В.Г.Трифонов, О.В.Соболева Р.В.Трифонов, Г.А.Востриков

СОВРЕМЕННАЯ ГЕОДИНАМИКА АЛЬПИЙСКО-ГИМАЛАЙСКОГО КОЛЛИЗИОННОГО ПОЯСА





# V.G.Trifonov, O.V.Soboleva, R.V.Trifonov, G.A.Vostrikov

# RECENT GEODINAMICS OF THE ALPINE-HIMALAYAN COLLISION BELT

Transactions, vol. 541 Founded in 1932

Responsible editor Yu.G. Leonov

> Moscow GEOS 2002

# В.Г.Трифонов, О.В.Соболева, Р.В.Трифонов, Г.А.Востриков

# СОВРЕМЕННАЯ ГЕОДИНАМИКА АЛЬПИЙСКО-ГИМАЛАЙСКОГО КОЛЛИЗИОННОГО ПОЯСА

*Труды, вып. 541* Основаны в 1932 году

Ответственный редактор Ю.Г.Леонов

> Москва ГЕОС 2002

ББК 26.323 Т 67 УДК 551.243+551.2+550.342

#### Трифонов В.Г., Соболева О.В., Трифонов Р.В., Востриков Г.А. Современная геодинамика Альпийско-Гималайского коллизионного пояса. – М.: ГЕОС, 2002. – 225 с. (Тр. ГИН РАН; вып. 541) ISBN 5-89118-279-3

Рассматривается центральная часть Альпийско-Гималайского коллизионного пояса между 30–104° в.д., 26–46° с.ш. (западнее 64° в.д.) и 26–56° с.ш. (восточнее 64° в.д.). Описаны активные разломы, методика расчета поля тензора скоростей современной тектонической деформации земной коры по данным о таких разломах и результаты расчета. Они сопоставлены с полем сейсмотектонической деформации региона, рассчитанной по данным о механизмах очагов коровых землетрясений. Результаты расчетов показывают, что наряду с поперечным горизонтальным укорочением пояса имеет место сложное перераспределение горных масс вдоль и поперек пояса. Из-за сегментации пояса скорость поперечного укорочения скачкообразно уменьшается от области взаимодействия Индийской и Евразийской плит к области взаимодействия Аравийской и Евразийской плит. Некоторые различия между параметрами деформации, определенными по данным об активных разломах и данным о механизмах очагов землетрясений на разных уровнях земной коры, в числе прочих факторов связаны с тектонической расслоенностью литосферы и вкладом локальных преобразований вещества в процессы сейсмогенеза. Результаты расчетов сопоставлены с векторами современных горизонтальных перемещений по данным космической геодезии (GPS). Приложен оригинальный каталог активных разломов региона.

Для специалистов по геологии и геофизике, неотектонике, современной геодинамике и оценке сейсмической опасности.

Табл. 86. Ил. 43. Библ. 394 назв.

Редакционная коллегия: Ю.Г.Леонов (главный редактор), М.А.Ахметьев, Ю.О.Гаврилов, Ю.В.Карякин, С.А.Куренков, М.А.Семихатов Рецензенты: М.Л.Копп. Ю.Л.Ребеикий

Trifonov V.G., Soboleva O.V., Trifonov R.V., Vostrikov G.A. Recent geodynamics of the Alpine-Himalayan collision belt. – Moscow: GEOS, 2002. – 225 p. (Transactions of GIN RAS; Vol. 541)

Central part of the Alpine-Himalayan collision belt between 30–104°E and 26–46°N (to the west of 64°E) and 26–56°N (to the east of 64°E) is discussed. Active faults of the region and new method to calculate a field of tensors of recent tectonic deformation rates in the Earth's crust by active fault data are described. The results are compared with a field of seismotectonic deformation, calculated by focal mechanisms of crustal earthquakes. The results show not only transverse lateral shortening of the region, but also complicated replacing of the crustal rocks both along and across the region. Rates of the transverse shortening reduce sharply from the area of interaction of the Indian and Eurasian plates because of the belt segmentation. Some differences between parameters of the recent deformation calculated by active fault data and focal mechanisms in different layers of the Earth's crust depend on several factors, including the detachment tectonics and contribution of chemical transformation of some rocks to the seismogenesis. The results are also compared with vectors of recent horizontal movements by the GPS measurements. The new catalogue of active faults of the region is applied.

For specialists in neotectonics, recent geodynamics, regional geology and geophysics and seismic hazard assessment. Tables 86. Fig. 43. References 394 titles.

> Editorial Board: Yu.G.Leonov (Editor-in-Chief), M.A.Akhmetiev, Yu.O.Gavrilov, Yu.V.Kariakin, S.A.Kurenkov, M.A.Semikhatov

> > Reviewers: M.L.Kopp, Yu.L.Rebetsky

На обложке воспроизведена картина Николая Рериха "Обитель Гессэра". 1947.

ББК 26.323 T67 ISSN 5-89118-279-3 © В.Г.Трифонов, О.В.Соболева, Р.В.Трифонов, Г.А.Востриков, 2002 © Геологический институт РАН, 2002 © ГЕОС, 2002

Синомимы «активный разлом» и «живой разлом» были введены в геологическую литературу в 40-е годы трудами, соответственно, американских и европейских исследователей для обозначения тектонических нарушений, движения по которым проявляются сейчас и могут ожидаться в ближайшем будущем. Однако из-за неравномерности движений, при которой импульсные подвижки могут чередоваться с более или менее длительными эпохами полного или относительного покоя, необходимо исследовать определенный период жизни разлома, чтобы оценить степень, параметры и режим его активности. Соглашаясь, что эпохи инструментальных наблюдений, охватывающей большинстве стран десятки лет, недостаточно для такой оценки, различные исследователи обосновывали разную длительность обсуждаемого временного интервала: от голоцена [Allen, 1975] до примерно 400 тыс. лет [Nikonov, 1995].

На основе исследований, специально выполненных на западе США и в Альпийско-Гималайском поясе, мы пришли к выводу, что в подвижных поясах необходимым и достаточным интервалом времени является поздний плейстоцен - голоцен, т.е. примерно последние 100 тыс. лет [Трифонов, 1983, 1985]. В слабо подвижных и, в частности, платформенных областях, где проявления активности редки и малы по амплитудам, для оценки активности приходится включать в исследуемый интервал и средний плейстоцен, т.е. принимать его в объеме последних 700 тыс. лет [Трифонов и др., 1993]. Чтобы избавиться от этих разночтений, было предложено сохранить термин «активный разлом» лишь для нарушений с признаками современных движений, а разломы с более ранними, голоценовыми и плейстоценовыми, проявлениями активности называть потенциально активными (capable faults). Это, однако, не решало вопроса, поскольку при импульсной неравномерности движений такое разделение могло дать ложный результат, зависевший лишь от возраста последнего импульса. Поэтому в предлагаемой работе, основанной на данных о разломах Альпийско-Азиатского подвижного пояса, активными считаются все разломы, демонстрирующие те или иные признаки перемещений в последние 100 тыс. лет.

Разрабатывавшийся в последнее десятилетие Международный проект II-2 «Карта крупных активных разломов Мира» [Trifonov, Machette, 1993] был учрежден в 1989 г. как вклад Международной программы «Литосфера» (МПЛ) в провозглашенное ООН десятилетие уменьшения опасности природных бедствий. Этот проект объединил под председательством В.Г.Трифонова более 70 ученых из 40 стран. В итоге были созданы базы данных об активных разломах [loffe et al., 1993; loffe, Kozhurin, 1996; Trifonov, 1996] и на их основе построены карты активных разломов Евразии и Африки масштаба 1:5 000 000 [Trifonov, 1997, 2000а; Skobelev et al., 2000]. Более детальные карты и сведения об активных разломах отдельных стран и регионов содержатся в многочисленных публикациях участников Проекта.

Как составная часть, Проект был включен в Программу глобальной оценки сейсмической опасности, учрежденную МПЛ в 1993 г. В рамках этой программы разрабатывалась методика оценки сейсмической опасности (сейсмического районирования) на нескольких крупных полигонах. Один из них охватывал Кавказ, Крым, Турцию, Черное и Каспийское моря, Южную Туркмению и прилегающие части Ирана [Balassanian et al., 1999]. Одновременно совершенствовалась методика и собирался материал для оценки сейсмической опасности всей Северной Евразии. К концу 1999 г. это вылилось в создание новой версии Карты общего сейсмического районирования России и аналогичных карт некоторых соседних стран [Ulomov et al., 1999]. Во всех перечисленных исследованиях авторы предлагаемой книги принимали деятельное участие. Не углубляясь здесь в методику построения карт, отметим лишь общий принцип различных подходов: комплексный анализ активных разломов и параметров сейсмичности служил основой для оценки сейсмического потенциала сейсмогенерирующих зон, по которому рассчитывались сейсмические воздействия на ту или иную территорию [Ulomov, 2000; Trifonov, 2000b; Shebalin et al., 2000].

Однако значение сбора и обобщения данных об активных разломах, осуществленных в рамках Проекта II-2 МПЛ, не исчерпывается их использованием для оценки сейсмической опасности. В ряде случаев данные о позднечетвертичных смещениях были единственным источником, позволявшим определить истинную кинематику крупных новейших разломов и, тем самым, существенно скорректировать наши представления о позднекайнозойской тектонике некоторых регионов.

Существует и еще один, геодинамический, аспект использования данных об активных разломах. При достаточно широком их распространении и детальности изучения, позволяющей оценить геометрические параметры разломов и скорости позднечетвертичных перемещений по ним, подвижки по активным разломам дают возможность рассчитать поле современной (последние 100 тыс. лет) тектонической деформации, выявить области наибольшей реализации прилагаемой нагрузки, ее перераспределение в пределах определенной территории и участки аномалий, с которыми могут быть связаны структурные особенности и вулканические явления, приблизившись, тем самым, к пониманию происхождения современных структурных форм и нарушений земной коры. Разумеется, это относится, прежде всего, к верхнекоровому слою, за пределы которого большинство разломов не выходит.

Именно этому геодинамическому аспекту использования данных об активных разломах посвящена предлагаемая книга. В ней приводится систематическое описание активных разломов, излагаются методика расчетов и ее применение к центральной части Альпийско-Гималайского пояса области современного коллизионного взаимодействия Аравийской и Индийской плит с Евразийской плитой от Турции, Кавказа и Восточного Средиземноморья до Гималаев и Центральной Азии. Для этой же территории исследовано поле сейсмотектонической деформации по данным о механизмах очагов землетрясений. Результаты определения современной тектонической деформации по данным об активных разломах и сейсмотектонической деформации сопоставлены между собой и с данными о современной деформации, полученными методами космической геодезии. Предварительные результаты исследований частично опубликованы [Трифонов и др., 1997, 1998, 1999; Trifonov et al., 1997, 1999].

Изучавшийся регион ограничен координатами 30–104° в.д. и 26–46° с.ш. (к западу от 64° в.д.) или 26–56° с.ш. (к востоку от 64° в.д.). Выбор региона определялся двумя обстоятельствами. Во-первых, коллизионнные условия вообще и указанный регион в особенности отличаются большой сложностью распределения и изменчивостью параметров молодых структурных форм и, в частности, разломов. Поэтому даже самые общие геодинамические выводы трудно сделать без соответствующих расчетов. Во-вторых, активная тектоника выбранного региона изучена полнее других. Значительный вклад, который внесли в ее изучение личные исследования авторов, давал возможность критически оценить достоверность используемых данных, не только собственных, но и других исследователей.

Предлагаемая книга основана на результатах исследований, выполнявшихся в разные годы при поддержке различных организаций. Исходные данные об активных разломах были получены в ходе реализации Проекта II-2 «Карта крупных активных разломов Мира» Международной программы «Литосфера». Сбор и обобщение данных об активных разломах территории СНГ производились в рамках Государственной программы России «Глобальные изменения природной среды и климата (Проблема 2.2 «Сейсмичность и сейсмическое районирование Северной Евразии»). Программное обеспечение базы данных об активных разломах для этого проекта было разработано при поддержке Научного отдела НАТО (проект ENVIR.CRG 930360). Остальная часть работы, а именно: разработка методики и расчеты поля современной тектонической (по данным об активных разломах) и сейсмотектонической (по данным об очагах землетрясений) деформации, их программное обеспечение и тектоническая интерпретация были выполнены при поддержке Международного научного фонда (Grant MPJ000) и, позднее, Программы «Глобальные изменения природной среды и климата» (Проект 1.1.4).

В ходе исследований авторы пользовались консультациями и помощью Ю.Г.Леонова, А.И.Кожурина, М.Л.Коппа, Ю.Л.Ребецкого, В.И.Уломова и С.Л.Юнги. Всем перечисленным лицам и организациям авторы выражают глубокую признательность.

## Глава 1 Общая характеристика активных разломов региона

В главе представлены данные о крупнейших активных разломах региона, определяющих основные черты его живой тектоники. Кратко описаны геометрия, морфология и кинематика разломов. Приводятся скорости перемещений по ним, полученные из амплитуд смещений за определенные возрастные интервалы. Эти данные в дальнейшем используются для расчета поля тензора скоростей современной тектонической деформации. Вместе с тем, не ставится задача охарактеризовать все активные разломы региона. Сведения о них содержатся в прилагаемом Каталоге активных разломов. Назначение главы - ввести читателя в проблематику активного разломообразования в регионе и привести его к тем геодинамическим выводам, которые вытекают из непосредственного анализа разломов, предшествовавшего геодинамическим расчетам.

#### 1.1. Активные разломы на границах сегментов и южном фланге Альпийско-Гималайского пояса

Крупные поперечные зоны разломов разделяют Альпийско-Гималайский пояс на несколько сегментов. В пределы рассматриваемого региона целиком попадает Аравийско-Иранский сегмент и части двух соседних с ним сегментов: Адриа-Эгейского и Памиро-Гималайского. В строении сегментов есть сходные черты. Так, каждый сегмент ограничен с запада простирающейся на северо-северо-восток системой слабо изогнутых активных разломов, продолжающейся в плиты южного ряда и сочленяющейся с элементами рифтовой системы Индийского океана. Такой границей Адриа-Эгейского и Аравийско-Иранского сегментов является Левантская левосдвиговая зона, надстраивающаяся на северо-восток Восточно-Анатолийской зоной (рис. 1; все упоминаемые в тексте разломы показаны цифрами на рис. 2). На юге Леванская зона смыкается с рифтом Красного моря. Современная граница Аравийско-Иранского и Памиро-Гималайского сегментов образована системой левых сдвигов, из которых крупнейшими являются Чаманский разлом и Дарвазский сегмент Дарваз-Алайской зоны. Чаманский разлом переходит на юге в эшелонированный ряд нарушений, продолжающийся в Индийском океане разломом Оуэн. Наконец, восточная граница Памиро-Гималайского сегмента представлена на севере существенно сдвиговой бирманской частью Бирмано-Андаманской дуги и продолжается на юг в океан разломами Восточно-Индийского хребта. Эти поперечные зоны характеризуются эшелонированным строением, причем между подставляющими друг друга сдвиговыми сегментами местами развиваются впадины типа pull-apart. Они наиболее типичны для Левантской зоны (впадины залива Акаба, Мертвого моря, Генисаретского озера и Эль-Габ), но есть и в зоне Дарвазского разлома (впадина Кокча). Вместе с тем, вдоль указанных границ сегментов, особенно на участках их отклонения к северо-востоку, есть и проявления сжатия, представленные взбросовой компонентой движений и параллельными разломам складками.

Скорость позднечетвертичных левосдвиговых перемещений по Левантской зоне составляет 5-6 мм/год на территории Сирии [Трифонов и др., 1991] и 7,5 мм/год на территории Израиля [Zak, Freund, 1965]. Вертикальная компонента многократно уступает сдвиговой. Уменьшение скорости сдвига к северу, возможно, связано с тем, что часть ее переходит к разлому Роум, который на севере Израиля ответвляется от Левантской зоны к северозападу и продолжается далее вдоль континентального склона.

На западной границе Памиро-Гималайского сегмента наиболее полные данные о скоростях позднеплейстоценовых и голоценовых левосдвиговых перемещений получены для Дарвазского сегмента Дарваз-Алайской зоны в районе с.Сагирдашт. Здесь скорость голоценового сдвига – 15–16 мм/год [Трифонов, 1983]. Близкие амплитуды смещений коррелируемых по возрасту форм рельефа и, соответственно, скорости сдвиговых перемещений выявлены на юге Дарвазского сегмента и по Чаманскому разлому. По зоне разломов, кулисно подставляющей Чаманский сдвиг на юго-востоке (ее сегменты известны под разными названиями - разломы Газабад, Инаятуппа-Карех и др.), скорость позднечетвертичного сдвига, вероятно, близка к 8 мм/год при уступающей ей в десятки раз вертикальной компоненте движений [Wellman, 1966; Tapponnier, Molnar, 1979; Nakata et al., 1991].

В пределах выделенных сегментов активные структуры простираются в целом с СЗ на ЮВ, испытывая характерные искривления. В центре каждого сегмента его юго-западный край очерчивает плавную дугу, выпуклую к юго-западу, а северный выступ каждой южной плиты облекается кайнозойскими зонами пояса, образуя крутые выпуклые к северу дуги главных синтаксисов: Малокавказского и Пенджабско-Памирского. Главные синтаксисы являются областями локальной трансформации общего северо-восточного дрейфа южных плит в меридиональный дрейф. На восточных краях сегментов выделяются меньшие синтаксисы: Родосский между Крито-Эллинской и Кипрской дугами, Оманский между Загросом и Макраном и Ассамский восточнее Гималаев. С Оманским синтаксисом, возможно, связана Аладаг-Биналудская дуга севернее Лутского массива.

Главные синтаксисы имеют общие черты строения. Их западные фланги образованы упоминавшимися выше левыми сдвигами на границах сегментов. Вдоль северо-восточных флангов развиваются правые сдвиги, затухающие в юго-восточном направлении. Таков Памиро-Каракорумский правый сдвиг на фланге Памиро-Пенджабского синтаксиса. На всем его протяжении выявлены позднечетвертичные смещения. В северо-западной части разлома скорость голоценового сдвига определена в 15-20 мм/год при скорости позднеплейстоцен-голоценовой вертикальной составляющей движения не менее 3 мм/год [Liu et al., 1993], тогда как в юго-восточной части разлома скорость послеледникового сдвига достигает 27-35 мм/год [Liu et al., 1991]. Уменьшение скорости сдвига к северу частично компенсируется подвижками по оперяющим его разломам Памира. Так, по Карасуйскому разлому скорость позднечетвертичных правосдвиговых перемещений превышает 1 мм/год [Трифонов, 1983]. Юго-восточнее Памиро-Каракорумского сдвига расположены Пограничная и Фронтальная надвиговые зоны Гималаев, сопряженные с молодыми складками предгорного прогиба.

На северо-восточном фланге Малокавказского синтаксиса и северного выступа Аравийской плиты присутствуют две системы активных разломов. Первая система образована Памбак-Севанской и ответвляющейся от нее на юго-восток Ханарасарской правосдвиговыми зонами на северо-восточном фланге синтаксиса, где скорость позднечетвертичного сдвига - 4,5-5 мм/год. Вертикальная компонента изменчива, уступая сдвиговой в 7-12 раз, причем чаще взброшено северо-восточное крыло [Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, 1994; Karakhanian et al., 1997]. На юго-востоке Ханарасарский разлом кулисно подставляется северо-западными ветвями Тебризского разлома. Сливаясь, они отгибаются к востоку, причем взбросо-надвиговая компонента возрастает. К юго-востоку от Тебризского разлома, в тылу Загроса, известны новейшие разломы, позднечетвертичная активность которых установлена лишь в отдельных сегментах. Они характеризуются правосдвиговыми смещениями, но на участках сегментов, отгибающихся к востоку, возрастает взбросо-надвиговая компонента.

Вторая система разломов северо-восточного фланга синтаксиса соответствует современной границе Аравийской плиты. Она образована юго-восточным сегментом Северо-Анатолийской правосдвиговой зоны со скоростью четвертичного сдвига около 9 мм/год [Saroglu, 1988]. К ней примыкает с юга Главный современный разлом Загроса, также преимущественно правый сдвиг. Его скорость определена на Дорудском сегменте разлома в 5–10 мм/год [Trifonov, Hessami, Jamali, 1996]. Основным юговосточным продолжением Главного разлома является дугообразный разлом Дена, который сначала простирается на юг и характеризуется преимущественно правосдвиговыми смещениями, а затем отгибается на юго-восток, где вдоль его ветвей начинает преобладать надвигание, сопряженное со складчатостью.

От разлома Дена на юг ответвляются Казерун-Боразджанская и Карехбасская правосдвиговые зоны. Первая на меридиональном отрезке характеризуется скоростью сдвига около 5 мм/год и затухает к югу по мере того, как от нее ответвляются на юго-восток складчато-надвиговые цепи Загроса. Вторая зона в северной части простирается меридионально, южнее делает несколько ступенчатых в плане изгибов, причем на отрезках юго-восточного простирания сдвиг сменяется надвигом, и, наконец, переходит во флексурно-надвиговую зону юго-восточного простирания с поднятым северо-восточным крылом. Такая зависимость типа движений от изгибов каждой зоны разломов совмещается с тем, что вся система правых сдвигов, следующих вдоль границы Аравийской плиты, изменяет простирание от восток-юго-восточного в Северо-Анатолийской зоне до юго-восточного у Главного современного разлома Загроса и меридионального у разломов Дена, Казерун, Боразджан и Карехбас.

На северных флангах синтаксисов ограничивающие сдвиговые зоны сближаются. Дарваз-Алайская зона, отгибаясь к востоку, теряет сдвиговую компоненту движений. На южном склоне Алайской долины она сменяется надвиганием южного крыла. По южной ветви разлома скорость голоценового надвигания определена в 7 мм/год, а по северной ветви – 2,4–5 мм/год [Никонов и др., 1983, 1984]. По оперяющим зону с севера правым взбрососдвигам северо-западного простирания скорость вертикальной составляющей движения, возможно, превышает 10 мм/год. Восточно-Анатолийская зона северо-восточного простирания сочленяется с Памбак-Севанской зоной под углом всего 17°. При этом вплоть до точки сочленения первая зона сохраняет левосдвиговый, а вторая правосдвиговый типы движений со скоростями около 5 мм/год [Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, 1994]. Такое же сочленение под очень острым углом левых и правых сдвигов выявил А.С.Караханян (устное сообщение) в дугообразно изогнутой Дорунехской зоне севернее Лутского массива.

На выпуклых к юго-западу северо-восточных флангах Аравийской и Индийской плит, в предгорьях Загроса и Гималаев, эти плиты полого пододвигаются под коровые структуры пояса, а перед фронтом поддвига происходит срыв мощного осадочного чехла передового прогиба, где развиваются складки и надвиги, прямо отражающиеся в рельефе. В Загросе палеомагнитным датированием возраста грубой молассы удалось доказать распространение этого процесса на юго-запад в прежде недеформированные части Месопотамского проги-



Рис. 1. Карта активных разломов центральных сегментов Альпийско-Гималайского коллизионного пояса

1-8 – морфология и кинематика разломов (слева достоверных, справа предполагаемых): 1 - cброс, 2 - надвиг или взброс, 3 - раздвиг, 4 - сдвиг, 5 - флексура, 6 - разлом с неизвестным типом смещения, 7 - поверхностное продолжение глубинной сейсмофокальной зоны субдукции, 8 - «скрытый» разлом, выраженный на поверхности косвенными признаками. 9, 10 - возраст последних проявлений активности разлома: 9 - средний плейстоцен, 10 - поздний плейстоцен и голоцен, включая современность. <math>11-13 - скорости движений по разломам (V, мм/год):  $11 - V \ge 5$ ,  $12 - 1 \le V < 5$ , 13 - V < 1Figure 1. Map of active faults in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region

(1-8) Sense of motion (the proved faults are shown on the left and the assumed faults are shown on the right): (1) normal fault, (2) thrust or reverse fault, (3) extension fault, (4) strike-slip fault, (5) flexure, (6) unknown, (7) seismic focal zone of subduction, (8) deep-seated fault, indirectly manifested in the land surface. (9, 10) Age of the last manifestation of activity: (9) Middle Pleistocene; (10) Upper Pleistocene and Holocene, including historical and contemporary. (11-13) Rates of motion (V, mm/year): (11)V $\geq$ 5; (12)  $1\leq$ V<5; (13) V<1



#### Рис. 2. Активные разломы центральных сегментов Альпийско-Гималайского пояса

Условные обозначения разломов см. на рис. 1. Цифрами обозначены разломы и зоны разломов, упомянутые в тексте: 1 – Алмаатинский и Заилийский, 2 – Алтынтагский, 3 – Алтынтанский, 4 – Амударьинский, 5 – Аннинг, 6 – Апшеронского порога, 7 – Араксская, 8 – Арнимакинг (Ксидатан-Маку), 9 – Ахирулинский, 10 – Ахурянский, 11 – Байкало-Мондинская, 12 – Бенг-Ко, 13 – Бидж, 14 – Владнкавказский, 15 – Восточно-Анатолийская, 16 – Гарнийская, 17 – Гератская, 18 – Гермабская, 19 – Главный Кавказский, 20 – Главный Колетдагский, 21 – Главный пограничный Гималаев, 22 – Главный современный Загроса, 23 – Главный Центральный (надвиг) Гималаев, 24 – Гоби-Алтайская, 25 – Гудермесская, 26, 27 – Дарваз-Алайская зона: 26 – Алайский сегмент, 27 – Дарвазский сегмент, 28 – Даште-Байазский, 29 – Дена, 30 – Джетыгаринский, 31 – Джунгарский, 32 – Джали, 33 – Джаринг-Ко, 34 – Дорунехский (Большекевнрский), 35 – Западно-Аральско-Иргизский, 36 – Земухе, 37 – Ипакская, 38 – Исак-Челекенская, 39 – Исак-Челекенская, 39 – Исак-Ата Челекенская, 39 – Исак-Урчак, 40 – Казерун-Боразджанская, 41 – Каламард, 42 – Карамард, 43 – Джаринг-Ко, 34 – Карасуйский, 44 – Карех-Бас, 45 – Кеминский, 46 – Кепинг, 47 – Кипрская, 48 – Кобдинский, 49 – Кокшеельский, 50 – Коллаковские северный и южный, 51 – Красной реки, 52 – Ксианшухе, 53 – Кунг-Ко (грабен), 54 – Куньлунского перевала, 55 – Курайско-Чуйская, 56 – Кух-Бенан, 57 – Левантская, 58 – Лепсинский, 59 – Моша, 60 – Назранская, 61 – Найбенд, 62 – Нальчикская (Армавир-Невиномысская), 63 – Нарын-Сонкульская, 64 – Памбак-Севанский, 65 – Памиро-Каракорумский, 66 – Пограничный гор Кангшан, 67 – Равар, 68 – Роум, 69 – Сальян-Ленгибизский (Алжичайский, 71 – Северного ограничения Бухарской ступени, 72 – Северо-Анатолийская, 73 – Северо-Восточная Анатолийская, 74 – Северо-Каркулжурский, 75 – Северо-Сусамырский, 86 – Ханарасарский, 87 – Хангайский, 87 – Хангайский, 89 – Хукулийнския, 89 – Хукулули, 80 – Таласо-Ферганский, 81 – Талышские, 82 – Тебризский, 83 – Тункинская, 84 – Фронтальный Гималаев, 85 – Фронтальный Терскейск

#### Figure 2. Active faults in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region

See Figure 1 for the legend. The faults (f.)and fault zones (f.z.), discussed in the text are marked by numerals: 1 – Alma-Ata f. and Zaili f., 2 – Altyn Emel f., 3 – Altyn Tagh f.z., 4 – Amu-Darja f., 5 – Anning f., 6 – Apsheron Threshald f.z., 7 – Araks f.z., 8 – Arnimaqing (Xidatan-Maku) f., 9 – Ahirulinskiy f., 10 – Akhurian f., 11 – Baikalo-Mondinskiy f., 12 – Beng Co f.z., 13 – Bidge f., 14 – Vladicaucas f., 15 – East Anatolian f.z., 16 – Garni f.z., 17 – Herat f.z., 18 – Germab f.z., 19 – Main Caucasus f., 20 – Main Copet Dagh f., 21 – Main Boundary f. of Himalayas, 22 – Main Recent f. of Zagros, 23 – Main Central thrust of Himalayas, 24 – Gobi-Altai f.z., 25 – Gudermes f.z., 26, 27 – Darvaz-Alai f.z.: 26 – Alai segment, 27 – Darvaz segment, 28 – Dasht-e-Bayaz f., 29 – Dena f.z., 30 – Djetygara f., 31 – Main Dzhungarian f., 32 – Jiali f.z., 33 – Gyaring Co f.z., 34 – Doruneh (Great Kavir) f., 35 – West Aral f., 36 – Zemuhe f., 37 – Ipak f.z., 38 – Isak-Cheleken f.z., 39 – Issuk-Ata f. and Chon-Kurchak f., 40 – Kazerun-Borazjan f.z., 41 – Kalmard f., 42 – Karamarian f., 43 – Karasu f., 44 – Kareh Bas f.z., 45 – Kemin f., 46 – Keping f.z., 47 – Cyprus trench f.z., 48 – Koobdo f., 49 – Koksheel f., 50 – Kolpakovo Northerm and Southern faults, 51 – Red River f., 52 – Xianshuihe f.z., 53 – Kung Co graben, 54 – Kunlun Pass f., 55 – Kurai-Chuia f.z., 56 – Kuh Banan f., 57 – Levant f.z., 58 – Lepsy f., 59 – Mosha f., 60 – Nazra f.z., 64 – Pambak-Sevan f., 65 – Karakorum f.z., 66 – Kangahan Mountains Boundary f., 67 – Ravar f., 68 – Roum f., 69 – Salyany-Liangabiz (Adjichai) f.z., 79 – Tailuzi f., 80 – Talas-Fergana f., 81 – Talysh faults, 82 – Tabriz f., 83 – Tunka f.z., 84 – Frontal f. of Himalayas, 85 – Frontal Terskey f., 86 – Khanarassar f., 87 – Khangay f.z., 88 – Khan-Huhiyn f., 89 – Khubsugul graben, 90 – Central Ustiut f.z., 91 – Tsetserleg f., 92 – Chaman f., 93 – Changma-Coilu f.z., 94 – Chatkal f., 95 – Chormak-Andarab f.z., 96 – Shahrud f., 97 – Keketuohai-Ertai f., 98 – South Atoynok f., 99 – South

ба [Бачманов и др., 2000]. В связи с этим стиль активной тектоники в осадочном чехле прогиба изменяется с СВ на ЮЗ: область взбросов и сдвигов, дискордантно нарушающих уже сформированную складчатую структуру, сменяется областью развития сопряженных складок и надвигов над сформированной зоной срыва и, наконец, областью зарождающихся складок, под которыми срыва еще нет или он локален. Позднечетвертичное поперечное укорочение складчатого пояса, подсчитанное суммированием отдельных надвигов, достигает нескольких миллиметров в год.

Аналогичная праградация грубой молассы и складчато-надвиговых деформаций, приводящих к срыву осадочного чехла, установлена в Предгималайском прогибе [Yeats 1986; Seeber et al., 1981]. К.С.Валдия [Valdiya, 1986] оценивает величину современного меридионального горизонтального укорочения в зоне Фронтального надвига в 10-15 мм/год (повторные геодезические наблюдения на правобережье р.Ганга западнее г.Дехрадун дали 1-5,6 мм/год), в зоне Главного пограничного разлома – 5–7 мм/год (согласно геодезическим наблюдениям севернее г.Амбалы - 4,7-5,7 мм/год) и по частично активизированному новейшему Главному центральному надвигу – до 3 мм/год. По данным Т.Наката [Nakata, 1989], скорость вертикальной составляющей движения достигает на одном из его активизированных участков возле с.Сальяна 2-2,5 мм/год.

Наряду с границами синтаксисов и южными флангами Альпийско-Гималайского пояса, активные разломы многочисленны как внутри синтаксисов, так и между ними и к северу от них. На северовосточном фланге пояса границы сегментов несколько размываются, не будучи выражены конкретными зонами поперечных нарушений. Тем не менее, даже в таком размытом виде они достаточно очевидны. Так, продолжение границы Адриа-Эгейского и Аравийско-Иранского сегментов прослеживается по западному краю Малого Кавказа и севернее отделяет горную часть Большого Кавказа от его северо-западной периклинали и Черноморской впадины. Продолжение границы Аравийско-Иранского и Памиро-Гималайского сегментов соответствует западному краю горного Тянь-Шаня.

### 1.2. Активные разломы Памиро-Гималайского сегмента

Наиболее широкий пояс активных нарушений охватывает Центральную Азию к северу от Гималаев. Разломы группируются в крупные зоны, простирающиеся вдоль горных хребтов и разделяющие менее нарушенные области, нередко образующие обширные межгорные впадины.

Вдоль Южного Тибета в широтном направлении протягивается кулисный ряд разломов северо-западного простирания, связывающий юго-восточное окончание Памиро-Каракорумского сдвига с крупными правыми сдвигами Красной реки и восточного обрамления Памиро-Гималайского сегмента. По разлому Джяринг-Ко, расположенному в центре этого ряда северо-западнее г.Лхасы, скорость позднечетвертичного правого сдвига предположительно оценена в 10-20 мм/год [Armijo, Tapponnier, 1989]. Восточнее, по разлому Бенг-Ко, более полные данные позволяют определить скорость голоценового сдвига в 10 мм/год [Armijo et al., 1986; Armijo, Tapponnier, 1989; Molnar, Deng Qidong, 1984]. Примерно такая же скорость голоценового сдвига, 10-15 мм/год, установлена по кулисно подставляющему разлому Джяли. Наконец, на востоке ряда выявлены правые сбросо-сдвиговые подвижки по Пограничному разлому гор Кангшан, причем геодезически измеренная скорость сдвига – 5 мм/год, а вертикальной составляющей - 9 мм/год [Allen et al., 1984; Atlas..., 1989].

Юго-восточным продолжением южнотибетского кулисного ряда разломов является разлом Красной реки, протягивающийся из Юньнаня во Вьетнам [Allen et al., 1984; Atlas..., 1989; Макаров и др., 1988]. Установленные за разные временные интервалы скорости сдвига - 2-8 мм/год. По геодезическим данным скорость сдвига определена в 10-11 мм/год при скорости вертикальной составляющей движения – 0,75 мм/год. Вторым продолжением того же кулисного ряда являются субмеридиональные правые сдвиги Юго-Западного Юньнаня и Северной Бирмы, кулисно подставляющиеся на юге крупнейшим меридиональным правым сдвигом Сагайн в тылу северной части Бирма-Андаманской дуги. Ее активный западный фронт обозначен надвигом Индо-Бирманского хребта [Armijo, Tapponnier, 1989; Ni et al., 1989].

Между южнотибетским кулисным рядом разломов и надвигами южного склона Гималаев описано несколько активных грабенов и сбросов субмеридионального и северо-восточного простираний [Armijo et al., 1986; Armijo, Tapponnier, 1989]. Крупнейшей такой структурой является зона Ядонг-Гулу, представляющая собой левый кулисный ряд меридиональных грабенов и полуграбенов. Скорости позднечетвертичных вертикальных движений по отдельным разломам составляют 0,4-1,6 мм/год, достигая 5 мм/год на севере зоны. В северной части зоны два грабена соединены простирающимися на северо-восток левыми сбросо-сдвигами коридора Дамксунг со скоростями сдвиговых перемещений 4-6 мм/год. Среди других структур подобного типа отметим грабен Кунг-Ко северо-западнее Эвереста со скоростями позднеплейстоцен-голоценовых вертикальных движений до 3 мм/год.

Вдоль северного фланга Тибета и Цайдама протягиваются левые сдвиги. Крупнейшим из них является Алтынтагский (Алтунский) разлом протяженностью свыше 2000 км [Atlas..., 1989]. В его центральной части скорость позднечетвертичного сдвига равна 9–10 мм/год, а с начала неоплейстоцена – около 6 мм/год [Ding Guoyu, 1984; Molnar, Deng Qidong, 1984]. Юго-восточнее оз. Лобнор определены следующие значения скоростей: 3,2 мм/год за голоцен, 5,6-7 мм/год за голоцен и поздний плейстоцен, 8,8 мм/год со среднего плейстоцена и 9,4 мм/год с начала неоплейстоцена. На востоке разлома, восточнее г.Юймыня, скорость с начала неоплейстоцена составляет 7 мм/год, но геодезические наблюдения за 1910-1975 гг. выявили крип со скоростью лишь 2 мм/год [Ding Guoyu, 1984]. Возможно, это различие связано с реализацией подавляющей части суммарного перемещения подвижками при сильных землетрясениях, которые в восточной части разлома с 1910 г. отсутствовали. Между Цайдамом и Тибетом на 1100 км протягивается левый сдвиг Ксидатан-Маку (Арнимакинг). В его центральной части определения средней скорости движений колеблются в интервале 1-10 мм/год [Ding Guoyu, 1984].

На восточном обрамлении Тибета и Цайдама разломы с существенно левосдвиговым смещением приобретают юго-восточное, а на юге, в Северном Юньнане, даже меридиональное направление. Так, от восточной части Алтынтагской зоны на юговосток ответвляется Чангма-Килианский разлом [Atlas..., 1989]. В его северо-западной части скорость голоценового сдвига - не менее 3,6 мм/год, тогда как скорость коррелируемого с ним взброса юго-западного крыла составляет лишь 0,15-0,25 мм/год [Ding Guoyu, 1984]. Юго-восточнее средняя скорость сдвига определена в 4 мм/год за 1609-1954 гг., 6,5 мм/год за последние 1890 лет (при скорости вертикальной составляющей движений 1,4 мм/год) и 4,5 мм/год за последние 12760 лет (при скорости вертикальной составляющей 1 мм/год). Таким образом, отношение сдвиговой и вертикальной компонент – 4,5–4,7/1.

На востоке Чангма-Килианский разлом кулисно подставляется с юга разломом Тайлузи (Северного фронта гор Кинлинг) – левым сдвигом с подчиненной компонентой воздымания южного крыла. Средняя скорость сдвига за последние 2,4 млн лет – 1,3 мм/год [Ding Guoyu, 1984; Atlas..., 1989]. Зону Арнимакинг оперяет с юга разлом Куньлунского перевала юго-восточного простирания. По нему происходило левосдвиговое перемещение с подчиненной сбросовой компонентой (поднято северо-восточное крыло) [Kidd, Molnar, 1988]. Средняя скорость сдвига близка к 1 мм/год, хотя голоценовые перемещения, возможно, происходили быстрее.

Южнее находится зона разлома Ксианшухе, протягивающегося на юго-восток на 800 км. На его северо-западном отрезке (разлом Ганзи-Юшу) суммированием сейсмических моментов землетрясений определена средняя скорость левосдвиговых перемещений – 5-9 мм/год [Ding Guoyu, 1984]. Наиболее изучен центральный сегмент зоны – собственно разлом Ксианшухе, круто наклоненный на северо-восток [Ding Guoyu, 1984; Molnar, Deng Qidong, 1984; Atlas..., 1989; Allen et al., 1991]. В его северо-западной части скорость сдвига за поздний плейстоцен и голоцен уменьшается к юго-востоку от 15 до 2,5-3 мм/год. Скорость сдвига за голоцен – 10–20 мм/год при соотношении сдвиговой и вертикальной составляющих движения 3-5/1. На одном из участков скорость сдвига за последние 2850 лет определена в 17 мм/год. Вместе с тем, скорость современного сдвига, подсчитанная суммированием сейсмических моментов землетрясений - 5-6 мм/год, а измеренная геодезически – 6-7,9 мм/год. На юго-восточном окончании зона Ксианшухе отклоняется к югу и переходит в меридиональный левый сдвиг Аннинг. Скорость сдвига, подсчитанная суммированием сейсмических моментов землетрясений, чуть меньше 2 мм/год [Ding Guoyu, 1984]. Разлом Аннинг затухает к югу, но от него ответвляется на юго-восток левый сдвиг Земухе, переходящий на юге в две меридиональные ветви разлома Ксиаоджианг. Суммированием сейсмических моментов скорость сдвига по разлому Земухе и западной ветви разлома Ксиаоджианг определена в 9 мм/год [Ding Guoyu, 1984]. По этой ветви определены левосдвиговые смещения на 13 м за 2520-2880 лет и 8 м за 1237-1407 лет, что дает скорость сдвига 5-6 мм/год [Allen et al., 1991].

Сочетание левых сдвигов на северных флангах Тибета и Цайдама с правыми сдвигами южной части Тибета свидетельствует о продольном удлинении заключенного между ними региона. Поскольку он ограничен с запада движущимся на север (и, соответственно, расширяющимся в широтном сечении) Пенджабским синтаксисом, а также из-за угловатых очертаний Тибета и Цайдама, такое продольное удлинение (выдавливание) могло происходить только к востоку. На крайнем востоке, за Ассамским северным выступом Гималаев, направление движения выдавливаемых масс становится юговосточным и даже юго-юго-восточным. Иным выражением того же процесса было формирование сбросов и грабенов к югу от кулисного ряда южнотибетских правых сдвигов. Оно происходило в условиях поперечного сжатия и укорочения Гималаев и Южного Тибета и свидетельствует об их раздавливании и удлинении в восточном направлении. Показательно, что интенсивность грабенообразования возрастает к востоку и достигает наибольшего выражения в зоне Ядонг-Гулу на востоке Тибета. Средняя скорость суммарного субмеридионального укорочения Тибета, выраженного описанными смещениями, оценивается в 13 мм/год [Ding Guoyu, Lu Yanchou, 1988].

Севернее Памиро-Пенджабского синтаксиса, в Тянь-Шане, преобладают надвиги и взбросы, продольные к определяющим строение горной системы хребтам и межгорным впадинам [Шульц, 1948; Макаров, 1977; Чедия, 1986]. Их рассекают в северо-западном направлении разломы с преимущественно правосдвиговыми смещениями, среди которых крупнейшим является Таласо-Ферганский разлом. Он вертикален или местами круто наклонен на юго-запад, и правосдвиговая компонента смещений в 10–30 раз превосходит взбросовую [Буртман и др., 1987; Трифонов, Макаров, Скобелев, 1990; Trifonov et al., 1992].

На 400-километровом участке разлома между его юго-восточным окончанием и северо-западным склоном Таласского хребта, где амплитуда сдвига резко падает, выделяются сегменты разлома с разными величинами и скоростями сдвиговых перемещений. В 80-километровом южном сегменте I скорость позднеголоценового сдвига - около 5 мм/год, а в следующем II сегменте длиной 30 км она возрастает до 7 мм/год. В III сегменте (длина 36 км) преобладают относительно крупные смещения водотоков, заложившихся в раннем и среднем плейстоцене, и проявления голоценовых подвижек редки. Тем не менее, обнаружена молодая терраса, датированное смещение которой дает скорость сдвига 11-13 мм/год. В IV сегменте (длина 25 км) позднеголоценовые смещения вновь широко представлены. Скорость сдвига – не менее 8-10 мм/год. На большей части V сегмента (длина 60 км) разлом следует вдоль русла р.Карасу, из-за чего выявленные молодые смещения единичны. Они появляются на перевале Кокбель, где характеризуются теми же амплитудами, что и коррелируемые с ними по возрасту смещения в верховьях рек Чаткал и Атойнок наиболее протяженного (180 км) VI сегмента. Там по данным В.С.Буртмана и его соавторов [1987] определена скорость позднеголоценового сдвига до 14-16 мм/год.

Выявленному возрастанию скорости голоценового сдвига к северо-западу соответствует увеличение суммарных амплитуд позднеплейстоценголоценовых смещений от 250–265 м в I сегменте и 350 м во II сегменте до 700–800 м в IV и V сегментах. В более сглаженном виде подобное возрастание фиксируется изменением между I и V сегментами от 10 до 12 км суммарного сдвигового смещения за четвертичное время [Trifonov et al., 1992].

Солдатсайский (Западно-Джунгарский) разлом северо-западного простирания ограничивает с запада Джунгарский Алатау. Скорость четвертичных сдвиговых перемещений по нему, возможно, превышает 1 мм/год. Джунгарский разлом северозападного простирания ограничивает Джунгарский Алатау с северо-востока. В северо-западной части разлом наклонен под углами 75-85° ЮЗ и, подобно Таласо-Ферганскому, характеризуется многократным, в 8-10 раз, преобладанием правосдвиговых смещений над взбросовыми. Скорость голоценового и позднеплейстоцен-голоценового сдвига составляет 3-5 мм/год [Трифонов, 1983]. К этой величине близка средняя скорость четвертичного сдвига [Войтович, 1969]. Скорость современного вертикального перемещения геодезически определена в 8,4 мм/год [Карта современных вертикальных движений..., 1985].

Рисунок продольных активных разломов западнее и восточнее Таласо-Ферганского разлома различен. К западу от него продольные разломы простираются широтно в Южном (Туркестано-Зеравшанском) Тянь-Шане, а севернее ориентированы преимущественно в северо-восточном направлении

#### Общая характеристика активных разломов

и обрамляют Ферганскую впадину. К югу от нее выделяется Южно-Наукатский разлом, наклоненный под углом 30° Ю, со скоростью позднечетвертичного надвигания около 5 мм/год. Среди многочисленных активных разломов, описанных К.Е.Абдрахматовым [1990] северо-западнее Ферганской впадины, отметим Южно-Атойнокский, Северо-Каркуджурский и Чаткальский (Пскемский). Все они наклонены на северо-запад, два первых – под углом около 30°, а последний – 60–80°. Средние скорости надвигания с конца плиоцена оцениваются в 3 мм/год по Южно-Атойнокскому и 0,8 мм/год по Северо-Каркуджурскому разломам. По Чаткальскому разлому скорость голоценового и четвертичного взброса, вероятно, близка к 0,5 мм/год.

Восточнее Таласо-Ферганского разлома активные нарушения концентрируются в нескольких зонах широтного и восток-северо-восточного простирания. Вдоль южного фланга Тянь-Шаня протягивается зона надвигов и взбросов Кепинг с поднятыми северными крыльями. Суммированием сейсмических моментов землетрясений скорость поперечного укорочения зоны определена в 18 мм/год [Ding Guoyu, 1984; Molnar, Deng Qidong, 1984].

Данные о более северных активных зонах систематизировал К.Е.Абдрахматов [1990]. Им выделена Нарын-Сонкульская зона, расширяющаяся на запад с приближением к Таласо-Ферганского разлому. На ее южном фланге находится Западно-Акшийракский разлом, наклон которого на юг варьирует от 10-15° до 80-90°. Скорость надвигания со среднего плейстоцена 2-3 мм/год. По Нарынскому взбросу на северном фланге зоны скорость движений с конца плейстоцена, вероятно, составляет около 2 мм/год, а по более восточному Северо-Джумгольскому надвигу, наклоненному на север под углами 25-30°, - до 3 мм/год. На востоке зоны по Эки-Нарынскому разлому (угол падения 30° на С) скорость голоценового надвигания - 2 мм/год. Вместе с тем, по другим разломам этой зоны взброс или надвиг сочетаются с превосходящим правым сдвигом. По данным К.Е.Абдрахматова и И.Н.Лемзина [Абдрахматов, 1990], по Южно-Сонкульскому разлому скорость позднечетвертичного сдвига - 1-3 мм/год при скорости взбросовой компоненты 0,1-0,5 мм/год, а по Северо-Нарынскому взбросо-сдвигу, они равны, соответственно, 1,5 и 0,15-0,2 мм/год. Восточнее, в китайской части Тянь-Шаня, суммарное субмеридиональное укорочение, вызываемое подвижками по активным разломам его южных зон, оценивается на западе территории в 7-11 мм/год и на востоке - 1,6-2 мм/год [Ding Guoyu, Lu Yanchou, 1988], хотя суммирование сейсмических моментов землетрясений на востоке Южного Тянь-Шаня дало современное поперечное укорочение в 9 мм/год [Ding Guoyu, 1984].

Среди более северных зон отметим Северо-Сусамырский взброс со скоростью подъема северного крыла 0,5–0,8 мм/год с конца плейстоцена и Фронтальный Терскейский разлом на юго-восточном борту Иссыкульской впадины, наклоненный под углами 30-60° ЮВ. По нему скорость правого сдвига с конца плейстоцена оценивается в 1-1,5 мм/год при скорости подъема южного крыла до 0,3 мм/год. На северном фланге Тянь-Шаня по Чонкурчакскому надвигу (угол наклона – около 30° Ю) скорость голоценового надвигания определена в 0.3 мм/год. а по надвигу Иссык-Ата (углы наклона 20-50° Ю) - 0,5-0,7 мм/год, хотя геодезические измерения за 1973-1983 гг. дали скорость поперечного укорочения 3,6-10,9 мм/год. По Кеминскому взбросу на северном склоне Кунгей-Алатау средняя скорость позднечетвертичного вертикального смещения оценивается в 1,5 мм/год при левосдвиговой компоненте до 0,5 мм/год. Современная скорость вертикальных движений, определенная геодезически, уменьшается от центральной части разлома на восток от 8,5 до 2,5 мм/год [Карта современных вертикальных движений..., 1985]. По Северо-Аксуйскому разлому запад-северо-западного простирания (наклонен под углами 40-70° CB) на южном склоне Кунгей-Алатау скорость позднечетвертичного взброса – 0,35–0,4 мм/год при правосдвиговой компоненте 0,15 мм/год. По Заилийскому и Алмаатинскому взбросам на северном склоне Заилийского Алатау средние скорости перемещений с конца плиоцена могут быть оценены величинами 0,5-0,8 и 0,25-0,4 мм/год [Малахов, 1987], а скорости современных движений определены геодезически, соответственно, в 8,7 и 5,8 мм/год [Карта современных вертикальных движений..., 1985].

В юго-западных предгорьях Джунгарского Алатау по Алтынэмельскому разлому северо-восточного простирания скорость голоценового левого сдвига, превосходящего взбросовую компоненту перемещений, оценена в 0,5–0,7 мм/год [Трифонов, 1983]. Средняя скорость суммарного плиоцен-четвертичного взброса определена в 0,3–0,6 мм/год, а современного вертикального движения – в 0,4–0,6 мм/год [Курскеев, Тимуш, 1987]. По расположенному севернее Кокшеельскому взбросу при средней скорости четвертичного перемещения не более 0,7 мм/год [Курскеев, Тимуш, 1987] геодезически измерена скорость до 7,3 мм/год [Карта современных вертикальных движений..., 1985].

Восточнее, собственно в Джунгарском Алатау, продольные к горным хребтам разломы определяются как очень крутые взбросы, изредка с правосдвиговой компонентой смещений. По Лепсинскому взбросу на северном фланге горной системы геодезически измеренная скорость вертикальных движений возрастает с востока к центру от 8 до 10 мм/год. По Северному и Южному Колпаковским разломам, ограничивающим с двух сторон одноименный рамп [Диденко-Кислицина, 1966; Трифонов, 1983], определены скорости как правосдвиговой, так и вертикальной составляющих голоценового перемещения. Первые составляют 0,5-0,6 и 0,2-0,4 мм/год, а вторые - 0,1-0,2 и 0,4-1 мм/год, соответственно. По Саркандскому разлому скорость суммарного четвертичного взброса равна 0,7-1,7 мм/год при геодезически измеренной современной скорости вертикальных движений в 8 мм/год [Карта современных вертикальных движений..., 1985]. По Южно-Джунгарскому разлому, круто наклоненному на север, средняя скорость суммарного неоген-четвертичного перемещения оценивается в 0,25–0,3 мм/год [Курскеев, Тимуш, 1987], а скорость современного движения определена геодезически в 7,3 мм/год [Карта современных вертикальных движений..., 1985].

При существенных и не находящих пока исчерпывающего объяснения различиях между геологически определенными и геодезически измеренными скоростями вертикальных движений в Северо-Восточном Тянь-Шане и Джунгарском Алатау мы посчитали первые более представительными для позднечетвертичного времени. Суммируя скорости этих перемещений по отдельным разломам, мы определили скорость поперечного горизонтального укорочения Северного Тянь-Шаня и Джунгарского Алатау, которая в разных сечениях составила от 1 до 2,5 мм/год. В китайской части этого региона скорость суммарного позднечетвертичного поперечного укорочения оценена в 1-3 мм/год [Ding Guoyu, Lu Yanchou, 1988], хотя суммирование сейсмических моментов землетрясений дало 9 мм/год [Ding Guoyu, 1984].

Итак, перед фронтом Памиро-Пенджабского синтаксиса протягиваются в субширотном направлении взбросы и надвиги Тянь-Шаня и Джунгарского Алатау, сочетающиеся с Таласо-Ферганским, Джунгарским и другими правыми сдвигами северозападного простирания. В совокупности набор структурных элементов обрамлений синтаксиса отражает субмеридиональное горизонтальное укорочение территории, вызванное движением горных масс синтаксиса к северу. Изменения скоростей позднечетвертичного сдвига вдоль Таласо-Ферганского разлома иллюстрируют взаимосвязь отдельных зон нарушений. Скорости возрастают к северу с того места, где к разлому причленяется Нарын-Сонкульская зона взбросов и надвигов, и резко уменьшаются на Таласском хребте, где от разлома отчленяются на юго-запад взбросы и надвиги северо-западного фронта Тянь-Шаня. В сочетании с последними Таласо-Ферганский разлом образует подобие дуги, параллельной синтаксису, и эта дуга может рассматриваться как результат распространения структуры синтаксиса к северу [Трифонов, Макаров, Скобелев, 1990].

Восточнее, в западной части Монголии, направление правых сдвигов становится северо-северозападным и с ними сопрягаются субширотные левые сдвиги. К числу крупнейших правых сдвигов относится Эртайский разлом, протягивающийся вдоль западных склонов Монгольского Алтая [Ding Guoyu, 1984; Molnar, Deng Qidong, 1984; Shi Jianbang et al., 1984; Atlas..., 1989]. По установленным голоценовым, позднеплейстоцен-голоценовым и плиоцен-четвертичным смещениям скорость сдвига оценивается от 4 до 18 мм/год, тогда как геодезически измеренная скорость современных сдвиговых перемещений составляет от 4 до 12 мм/год в разных частях разлома. Кобдинский разлом протягивается вдоль Монгольского Алтая на 900 км, разделяясь в северной части на несколько ветвей. Одна из них, Шапшальская, сопряжена с грабеном Телецкого озера. В центральной и северной частях разлом наклонен под углами 60-80° ЮЗ. Повсеместно выявлены правосдвиговые смещения [Трифонов. 1985; Трифонов, Макаров, 1988]. По смещениям за голоцен – конец плейстоцена и за неоплейстоцен скорость сдвига определена в 4-5 мм/год. Вертикальная составляющая смещения многократно уступает сдвиговой. По субмеридиональному разлому Бидж, оперяющему с севера южный сегмент Кобдинского разлома, скорость голоценового сдвига составляет 2-2,5 мм/год, втрое превосходя вертикальную компоненту движений.

Среди субширотных левых сдвигов Монголии наиболее мощны и протяженны Гоби-Алтайская и Хангайская (с оперяющими ее Цэцэрлэгским и Ахирулинским разломами северо-восточного простирания) зоны. Гоби-Алтайская зона разломов состоит из трех эшелонированно расположенных сегментов - западного, короткого центрального и восточного, образующих в сочетании левый кулисный ряд. По 270-километровому восточному Долиноозерскому сегменту скорость сдвига определена в 6-7 мм/год за голоцен и 8-9 мм/год за позднечетвертичное время. Вертикальная компонента движений (поднято южное крыло) уступает сдвиговой в 10-30 раз. В 350-километровом западном сегменте следы позднеголоценовой активизации отсутствуют, но сходные с Долиноозерским сегментом амплитуды голоценовых и позднечетвертичных смещений позволяют предполагать, что в течение всего голоцена и позднего плейстоцена западный сегмент был не менее активен.

Хангайский разлом в Северной Монголии прослежен на 485 км и, возможно, продолжается на восток еще на десятки километров до верховий р. Селенга. Средняя скорость позднеголоценового левого сдвига, подсчитанная суммированием подвижек при датированных палеоземлетрясениях, - 10 мм/год [Трифонов, 1985; Трифонов, Макаров, 1988]. Чуть меньше, до 8 мм/год, оказывается средняя скорость голоценового сдвига. Скорость голоценовых перемещений по сопряженному 75-километровому Хан-Хухийнскому правому взбросо-сдвигу, отходящему от Хангайского разлома на юго-восток, – 0,5–0,7 мм/год. По Ахирулинскому разлому выявлены следы молодых подвижек как с левосдвиговой, так и с вертикальной составляющими. По Цэцэрлэгскому разлому также выявлены следы левосдвиговых перемещений с переменной, но неизменно меньшей вертикальной составляющей. Скорость сдвига, вероятно, достигает нескольких миллиметров в год [Хилько и др., 1985; Трифонов, Макаров, 1988]. Обычно поднято северо-западное крыло.

От восточной части Цэцэрлэгского разлома отходит на север ряд меридиональных сбросов, крупнейшие из которых обрамляют с запада рифтогенный грабен оз.Хубсугул. Средняя скорость четвертичных перемещений по ним возрастает с юга на север от 0,4-1 до 1-2 мм/год. На севере сбросы сопряжены с Байкало-Мондинской и дополняющей ее Тункинской зонами субширотных левых сбрососдвигов [Шерман и др., 1973; Лукина, 1988,]. Средняя скорость плиоцен-четвертичного левого сдвига по Байкало-Мондинскому разлому оценивается в 1,5-2 мм/год при скорости вертикальной компоненты перемещения 0,3 мм/год. Скорость позднечетвертичного левого сдвига по дугообразной Тункинской зоне достигает на широтных ее участках 4,5 мм/год, превосходя скорость вертикальной компоненты. О глубинности обеих зон свидетельствуют мантийные отношения 'He/<sup>4</sup>He [Ломоносов, Пампура, 1978] и четвертичный базальтовый вулканизм [Рассказов, 1993].

Субширотные левые сдвиги Западного Китая, Монголии и Прибайкалья, как и сопряженные с левыми сдвигами Монголии правые сдвиги Монгольского Алтая, свидетельствуют о северо-восточном направлении поперечного горизонтального сжатия и укорочения территории. Это изменение направления сжатия и укорочения по сравнению с Памиро-Пенджабским синтаксисом и его северным обрамлением происходит на границе Восточного Тянь-Шаня и Монгольского Алтая. Оно же фиксируется в изменении кинематики активных разломов Алтая и Саян.

На Алтае сочетаются субширотные надвиги, среди которых лучше других документированы нарушения Курайско-Чуйской зоны [Бондаренко, 1976; Рогожин и др., 1998], субмеридиональные грабены типа Телецкого и Сумультинского [Дергунов, 1972] и правые взбросо-сдвиги северо-западного простирания [Лукина, 1988<sub>а</sub>]. Ориентировка разломов отражает условия субмеридионального горизонтального сжатия и укорочения региона. В Саянах широкое распространение приобретают левые сдвиги [Гросвальд, 1965; Шерман и др., 1973], преобладающее простирание которых изменяется с запада на восток от восток-северо-восточного до почти широтного. Это свидетельствует об изменении направления наибольшего горизонтального сжатия и укорочения на северо-восточное [Лукина, 1988<sub>а</sub>].

Итак, в Гималайско-Центральноазиатском сечении Альпийско-Гималайский орогенический пояс и приуроченная к нему система активных разломов имеют ширину до 3000 км и характеризуются северо-восточным направлением наибольшего сжатия и укорочения структур. Стиль активной тектоники изменяется с юга на север от складчато-разломного к разломно-блоковому. В том же направлении уменьшаются скорости перемещений по разломам и связанная с ними интенсивность поперечного укорочения. При этом северный фланг пояса обычно не имеет столь четких структурных ограничений, как южный. Все это лишний раз убеждает в том, что источником деформации пояса является северо-восточный дрейф Индийской плиты, который приводит к нарушениям в более северных зонах пояса с помощью механизма «бульдозинга». В пределах Памиро-Пенджабского синтаксиса и к северу от него, в Тянь-Шане, направление наибольшего сжатия и укорочения из-за особенностей геометрии Индийской плиты локально трансформируется в субмеридиональное.

### 1.3. Активные разломы Аравийско-Иранского сегмента

В активной тектонике Аравийско-Иранского сегмента Альпийско-Гималайского пояса отмечается ряд черт, общих с Памиро-Гималайским сегментом. Это, прежде всего, отмеченные выше направления смещений на обрамлениях Аравийской плиты - по Левантской и Восточно-Анатолийской зонам, тождественным Чаманской и Дарваз-Алайской, и на восточном отрезке Северо-Анатолийской зоны, по Главному современному разлому Загроса и его южному продолжению, сходным с Памиро-Каракорумским разломом. Много общего также в активной тектонике Загроса и южных склонов и предгорий Гималаев. Вместе с тем, наблюдаются и отличия [Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, 1994; Trifonov, Karakhanian et al., 1996]. Одно из них состоит в том, что обрамляющие Аравийскую плиту Восточно-Анатолийская и Северо-Анатолийская зоны пересекаются вблизи с. Карлиова и продолжаются соответственно на северо-восток и северо-запад. В месте пересечения они испытывают характерные ветвления и изгибы, свидетельствующие о продолжительных взаимных смещениях зон в ходе многократно повторявшихся сдвиговых подвижек [Trifonov et al., 1993].

От места пересечения Северо-Анатолийская зона следует на северо-запад и затем на запад более. чем на 1000 км вдоль всей Анатолии и состоит из ряда разломов, нередко расположенных эшелонированно друг относительно друга. От зоны на югозапад отходят оперяющие разломы с признаками правосдвиговых смещений [Bingol, 1989; Sengor, Yilmaz, 1981; Barka, 1992; Saroglu et al., 1992]. Вдоль самой зоны описаны многочисленные примеры позднечетвертичных правых смещений речных и овражных долин и других молодых форм рельефа на десятки и сотни метров; при этом вертикальная компонента смещений переменна и существенно уступает сдвиговой, а местами отсутст-Byer [Allen, 1975; Barka, 1992; Saroglu, 1988; Tatar, 1975; Trifonov et al., 1993; Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, 1994; Wallace, 1968].

Средняя скорость сдвига с конца плиоцена оценивается по смещениям крупных речных долин в 18-20 мм/год на востоке зоны и 13 мм/год в ее центральной части [Трифонов, 1999]. К этому близки данные А.Кираци [Kiratzi, 1993], рассчитавшей скорость движения по тензорам сейсмических моментов современных землетрясений: она уменьшается с востока на запад от 27 до16 мм/год. Скорость накопления современной сдвиговой деформации в зоне разломов, определенная в 90-х годах техникой GPS, – 26 мм/год [Reilinger, Barka, 1997]. Позднейшие измерения и расчеты [McClusky et al., 2000] показали, что скорость накопления деформации составляет примерно 24 мм/год, будучи рассредоточена в полосе шириной до 100 км. Из этой величины собственно на зону сдвига приходится около 20 мм/год, а в ее центральной части – не более 15 мм/год, что совпадает с приведенными выше геологическими оценками. Накапливаемая деформация местами и частично реализуется крипом, а в большей мере снимается импульсными подвижками при сильных землетрясениях.

Восточно-Анатолийская зона севернее пересечения с Северо-Анатолийской представлена двумя ветвями. Западная ветвь, выделяемая некоторыми исследователями [Saroglu et al., 1992] как Северо-Восточная Анатолийская зона, образована эшелонированно расположенными разломами юго-восточных бортов Чатской и Эрзрумской впадин, разломом Думлу и разломами возле с. Нарман и г. Олту. Вдоль них отмечаются признаки позднечетвертичных взбросовых подвижек, а по разлому Думлу обнаружены левосдвиговые смещения молодых форм рельефа, многократно превосходящие взбросовую составляющую. Разломы прослеживаются до г. Ахалкалаки в Южной Грузии, где кулисно подставляются Казбек-Цхинвальским новейшим разломом, описанным Е.Е.Милановским [1968].

Главная восточная ветвь Восточно-Анатолийской зоны простирается сначала параллельно западной, а северо-восточнее все более отклоняется к востоку. Плоскость разлома круто (50-60°) наклонена на северо-запад. Признаки левосдвиговых подвижек отмечены в разных частях описываемой ветви, но наиболее выразительны на ее северо-восточном окончании, где их скорость оценивается в 4-5 мм/год. Именно эта ветвь сочленяется на северовостоке с упоминавшимся Памбак-Севанским правым взбросо-сдвигом, образуя вместе с ним и продолжающими его на юго-восток Ханарасарским и Акеринским правыми сдвигами Северо-Армянскую дугу активных разломов, у которых почти везде взброшены северные крылья, а сдвиговая составляющая перемещений, близкая к 5 мм/год, многократно превосходит взбросовую.

В описанную внешнюю дугу вложена вторая, внутренняя, дуга активных разломов, более круто изогнутая и касающаяся внешней дуги в ее вершине. Внутренняя дуга представлена Ахурянским разломом северо-восточного простирания и Гарнийской зоной разломов северо-западного простирания [Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, 1994]. Интерпретация детальных космических снимков турецкой части Ахурянского разлома дает основание предполагать левосдвиговые смещения мелких речных и овражных долин. На вертикальные смещения указывает грабенообразное строение зоны разлома в районе Ахурянского водохранилища.

Гарнийская зона состоит из нескольких сегмен-

тов северо-западного и северо-северо-западного простираний, расположенных кулисно друг относительно друга таким образом, что каждый более южный сегмент начинается восточнее предыдущего. Окончания сегментов соединены более короткими разрывами, простирающимися также на северо-запад, но более широтно, чем сами сегменты. Короткие разрывы и окончания сегментов образуют своеобразные ромбовидные структуры [Trifonov, Karakhanian, Assaturian, Ivanova, 1994].

Голоценовые и позднеплейстоцен-голоценовые смещения вдоль северного, Алаварского, сегмента длиной 60 км дают скорость сдвига 2 мм/год. Одновозрастная вертикальная компонента смещений (поднятие северо-восточного крыла) уступает сдвиговой в 10-15 раз. К северо-западу она возрастает, и ее отношение к сдвиговой составляющей голоценовых смещений достигает 1/2-1/4. Следующий к юго-востоку 60-километровый Мармарик-Азатский сегмент характеризуется скоростью послесреднеплейстоценового сдвига также в 2 мм/год. Он более, чем в 10 раз превосходит вертикальную компоненту движений. Такие же скорости и соотношения компонент перемещений установлены в более южном 50-километровом сегменте разлома, протягивающемся от с. Гелайсор до с. Арени. Юго-восточнее Гарни-Алаварская зона, по-видимому, разветвляется. Одно из предполагаемых продолжений прослеживается на космических снимках на 80 км к юго-востоку до берега р.Аракс южнее г.Нахичевань, где смыкается с Араксской зоной разломов северо-восточного простирания. Другое продолжение, восток-юго-восточное, Арпа-Зангезурский разлом, по данным A.C.Караханяна [Karakhanian et al., 2001], достигает на востоке Ханарасарского разлома.

Араксская зона в сочетании с активными разломами Талышских гор образует Талышскую дугу меньших, чем Северо-Армянская, размеров, также выпуклую на север. Разломы Талышских гор имеют в плане форму Z-образного пучка, в центре которого разломы сближены и простираются почти меридионально вдоль Каспийского побережья, а на севере и юге отклоняются на северо-запад и юговосток, постепенно удаляясь один от другого. На севере разломы пучка образуют фронт дуги и сопрягаются с Араксской зоной, а на юге сочленяются с активными разломами Западного Эльбурса. Вдоль разломов Талыша выявлены молодые взбросовые смещения [Berberian, 1976, 1977], возможно, с правосдвиговой компонентой. Как правило, подняты западные крылья.

Араксская зона молодых нарушений представляет собой часть Пальмиро-Апшеронского линеамента, отдельные сегменты которого испытали позднечетвертичную активизацию. Один из них – Центрально-Пальмирский разлом, примыкающий на юго-западе к активным сжатым складкам и взбросам района г.Дамаска, оперяющим Левантскую зону разломов. Признаки средне- и позднечетвертичных подвижек отмечены и вдоль некоторых соскладчатых взбросов и надвигов Пальмирид,

а также вдоль грабенов и сбросов, оперяющих Центрально-Пальмирский разлом [Трифонов и др., 1991]. Араксский сегмент Пальмиро-Апшеронского линеамента, образующий северо-западный фланг Талышской дуги, на земной поверхности выражен сравнительно непротяженными уступами террас и склонов долины р.Аракс. Эшелонированное расположение уступов позволяет предполагать наличие левосдвиговой компоненты движений. Косвенно она подтверждается левыми сбросо-сдвиговыми сейсмогенными подвижками на юго-западном продолжении Араксского разлома при Салмасском землетрясении 1930 г. Эти подвижки произошли по небольшому разрыву, сопряженному с главным сейсмогенным разрывом, приуроченным к Северо-Анатолийской зоне разломов и характеризовавшимся правыми сбросо-сдвиговыми смещениями [Tchalenko et al., 1974].

Севернее Северо-Армянской и Талышской дуг активные разломы образуют северный фронт Аджаро-Триалетии и особенно многочисленны в южных предгорьях и на южном склоне Большого Кавказа [Trifonov, Karakhanian et al., 1996]. С.И.Кулошвили, обобщивший данные о таких разломах на территории Грузии, отмечает вдоль них молодые надвиговые и взбросовые смещения. Преобладание надвигов и взбросов характерно, по данным М.Л.Коппа и В.Г.Трифонова, и для территории Азербайджана. С надвигами и взбросами сопряжены растущие антиклинали, наиболее эффектно проявленные на востоке Аджиноурской складчатой зоны. Здесь на крутом южном крыле Карамарьянской антиклинали скорость относительного вертикального перемещения поверхности позднеплейстоценовой террасы достигает 1-2 мм/год [Милановский, 1968]. Судя по изменению глубины вреза древнего ирригационного канала, движения продолжались и в историческое время [Трифонов, 1983].

Большинство активных надвигов и взбросов южного склона и южных предгорий Большого Кавказа простираются на запад-северо-запад параллельно оси горного сооружения. Но по некоторым разломам, отклоняющимся на северо-запад от этого направления, обнаружены молодые правосдвиговые смещения. Они наглядно представлены в зоне Сальян-Ленгибизского (Аджичайского) правого взбросо-сдвига на южном склоне Юго-Восточного Кавказа, средняя скорость движений по которому с конца плейстоцена достигает 1 мм/год. Правые взбросо-сдвиги южного склона продолжаются на юго-восток в акваторию Южного Каспия. Направления молодых смещений по разломам южного склона и южных предгорий Большого Кавказа отражают условия субмеридионального или северосеверо-восточного горизонтального сжатия и укорочения. Этому не противоречит появление непротяженных левых сдвигов северо-восточного простирания на продолжении Пальмиро-Апшеронского линеамента и сбросов север-северо-восточной ориентировки в Южном Дагестане. Примером последних является Кафлан-Калинский сброс, скорость позднеплейстоценовых движений по которому достигает 1 мм/год.

Главный надвиг (в новейшей структуре взброс) отделяет южный склон от собственно Большого Кавказа. На его северных склонах и предгорьях скорости позднечетвертичных движений меньше, чем в зоне южного склона, но преобладают активные нарушения тех же двух главных направлений: во-первых, широтного и запад-северо-западного и, во-вторых, северо-западного. Первое направление в Дагестане представлено серией взбросов, наклоненных на юг, реже на север. В Чечне к нему относится Черногорская флексура, которой, по-видимому, соответствует под мощным осадочным чехлом разлом консолидированного основания. На западе флексура кулисно подставляется Владикавказским и расположенным южнее Балтинским разломами, с которыми сопряжены асимметричные антиклинали с крутыми южными крыльями [Милановский, 1968]. Изменения высот террас конца позднего плейстоцена указывают на скорости перемещений в 1-2 мм/год. Меньшие скорости движений характеризуют подобные разломы и флексуры на Центральном Кавказе.

Северо-западное структурное направление чаще представлено глубинными зонами активных нарушений, выраженными на поверхности лишь косвенными признаками. Таковы тектонические нарушения Каспийского побережья между г. Махачкала и г.Дербент, Гудермесская и Назранская зоны разломов в Чечне, Лысогорская флексура и Нальчикская (Армавир-Невинномысская) зона разломов на Центральном Кавказе [Милановский и др., 1989]. Особенности поля напряжений, восстановленного по ориентировке молодых трещин в зонах разломов, позволяют предполагать вдоль них, наряду с вертикальной, правосдвиговую составляющую движений [Парфенов и др., 1991; Расцветаев, 1989]. Северо-Западный Кавказ имеет сходные особенности смещений по разломам. Существенным дополнением там являются сбросы и левые сбросо-сдвиги северо-восточного простирания, фиксируемые лучше всего в деформациях морских террас [Лукина, 1983; Островский и др., 1977].

Активная тектоника Центрального Ирана и Эльбурса определяется подвижками по разломам, простирающимся, во-первых, на восток или востоксеверо-восток и, во-вторых, на север или северсеверо-запад. На севере региона преобладают субширотные активные нарушения. Они широко представлены в Эльбурсе и на обоих его склонах, где характеризуются взбросовыми смещениями [Berberian, 1976, 1977]. Однако при Рудбарском землетрясении 20 июня 1990 г. с магнитудой 7,2 по продольному разлому Эльбурса произошла подвижка до 1 м с преобладающей левосдвиговой компонентой смещения, а определение механизма очага показало почти чистый левый сдвиг [Berberian et al., 1992]. Это побудило нас провести в 1996 г. дополнительное изучение субширотных активных разломов южных предгорий Эльбурса. В результате был выделен эшелонированный ряд нарушений, которые, наряду со взбросовой, имеют существенную и местами преобладающую левосдвиговую компоненту смещений [Trifonov, Hessami, Jamali, 1996; Трифонов, 1999].

На западе указанного ряда находится кулисно построенная Ипакская зона разломов протяженностью около 100 км. Выявлены молодые левосдвиговые смещения, существенно превосходящие взбросовую компоненту. Смещение конуса выноса начала позднего плейстоцена позволяет оценить скорость сдвига в 0,5-1,5 мм/год. По Северо-Тегеранскому разлому очевидны четвертичные и местами позднечетвертичные взбросовые и надвиговые смещения [Tchalenko, 1975; Berberian, 1976, 1977]. Однако на северном краю Тегерана возле Университета Шахид Бехешти по омоложенному сегменту разлома можно предполагать левое смещение на 100-200 м долины р.Дараке. Северо-Тегеранский разлом примыкает на востоке к разлому Моша, который протягивается на 175 км в восток-юго-восточном направлении. Обычно поднято (взброшено и изредка надвинуто) его северное крыло. Вместе с тем, многочисленны признаки левосдвиговых перемещений. Скорость голоценового сдвига - не менее 2-2,5 мм/год, а суммарная средняя скорость взбросо-сдвиговых перемещений - более 3 мм/год.

Возможным восточным продолжением описанной системы левых взбросо-сдвигов является активный разлом восток-северо-восточного простирания, по которому Н.Уэллман [Wellman, 1966], назвавший его Шахрудским, отдешифрировал на аэрофотосниках левые смещения водотоков. Такой же характер смещений установлен по Даште-Байазскому разлому на востоке Ирана [Tchalenko, Ambraseys, 1970; Tchalenko, Berberian, 1975].

Более сложный характер молодых смещений выявлен вдоль расположенного между Шахрудским и Даште-Байазским разломами 700-километрового Большекевирского (Дорунехского) разлома. Он образует пологую выпуклую на север дугу, которая в более протяженной западной части простирается на восток-северо-восток, а в восточной части - на восток-юго-восток. От вершины дуги на востоксеверо-восток ответвляется 100-километровый разлом Асадабад с признаками надвигания и левосдвиговой компонентой движений. А.С.Караханян, обследовавший зону Дорунехского разлома в 1998 г., обнаружил в его западной части убедительные признаки молодых левосдвиговых смещений, которые восточнее ответвления Асадабадского разлома сменяются правосдвиговыми. По существу, соотношение между сегментами с разным направлением сдвига такое же, как между Восточно-Анатолийским и Памбак-Севанским разломами в Северо-Армянской дуге, и также отражает субмеридиональное укорочение, которое, возможно, связано в данном случае с северным дрейфом Лутского массива, обусловленным воздействием Оманского малого синтаксиса.

Разломы второй, субмеридиональной, системы обрамляют с запада и востока Лутскую впадину. На

западном обрамлении это разломы Кух-Бенан, Равар, Найбенд и Калмард. Их простирания изменяются от северо-северо-западного и меридионального на юге до северо-северо-восточного на севере. Независимо от изменения простираний по разломам везде имеют место правосдвиговые смещения молодых форм рельефа, которые сопровождаются сбросовой или, чаще, взбросовой составляющей [Berberian, 1976, 1977; Mohajer-Ashjai et al., 1975; Wellman, 1966]. Правосдвиговые смещения выявлены и в зоне меридионального разлома Джаббар, пересекающего восточную часть Даште-Байазского разлома. На восточном обрамлении Лутской впадины отмечены молодые вертикальные смещения.

Характер позднечетвертичных смещений по разломам Центрального Ирана указывает на северо-восточное направление максимального укорочения земной коры [Mohajer-Ashjai et al., 1975], что совпадает с направлением сжатия в очагах большинства сильных землетрясений региона [МсКепzie, 1978; Nowroozi, 1972]. Активные разломы распределены неравномерно, ограничивая более или менее крупные блоки. Однако наличие таких блоков не искажает существенно однообразия динамической картины, сходной с той. что реконструирована выше для территории Центральной Азии к северу от Тибета.

В Северном Иране динамическая обстановка разрывообразования иная: северный дрейф Лутского массива привел к образованию новейшей структурной дуги Аладаг-Биналуда и в целом Туркмено-Хорасанских гор. По продольным разломам дуги зафиксированы молодые взбросовые и надвиговые смещения. С севера дуга ограничена зоной Главного Копетдагского разлома, по которому выявлены многочисленные правосдвиговые смещения, в 2-8 раз превосходящие взбросо-надвиговую компоненту движений [Трифонов, 1976, 1983]. Между городами Казанджик и Ашхабад они распределены по двум ветвям разлома, наклоненным под углами 40-60° ЮЗ. Суммарная скорость сдвига в обоих ветвях достигает 2 мм/год. На непротяженных участках юго-восточнее с.Искандер и южнее с.Келята зона Главного Копетдагского разлома резко изгибается, простирается на восток-северо-восток и обнаруживает признаки молодых надвиговых перемещений. Возле с.Пароу к разлому с юго-запада причленяются сопряженные с ним активные левые сдвиги. В районе г.Бахардена, западнее с.Багир и в районе г.Ашхабада от зоны Главного разлома отходят на юго-восток оперяющие ее Гермабская, Асельминская и Харварская правосдвиговые зоны.

Наиболее сложное сочетание разнонаправленных активных нарушений выявлено юго-восточнее Ашхабада. Здесь есть субширотные надвиги, с которыми иногда связаны молодые складчатые деформации [Горелов и др., 1968], северо-западного направления правые и северо-восточного – левые сдвиги и даже небольшие зоны сбросов и раздвигов меридионального и северо-северо-восточного простираний [Копп и др., 1964]. Если на всем охарактеризованном протяжении зоны Главного Копетдагского разлома подвижки по разнонаправленным активным нарушениям указывают на единое примерно меридиональное направление горизонтального сжатия и укорочения, то в области низких предгорий Восточного Копетдага, как и в Западном Копетдаге, ориентировка разломов и смещения по ним свидетельствуют о большем разнообразии динамических условий. Возможно, это связано с наложением на региональную систему активных разломов локальных систем, обусловленных развитием складок.

В Западном Копетдаге зона Главного разлома продолжается до Малого Балхана и далее, деградируя, до северо-восточного склона хребта Большой Балхан. Вместе с тем, она кулисно подставляется с юга Исак-Челекенской зоной молодых разрывов [Расцветаев, 1972], вдоль которой выявлены правосдвиговые и уступающие им в 3-4 раза вертикальные смещения. Исак-Челекенская зона продолжается на северо-запад зоной разломов Апшеронского порога, которая на Большом Кавказе кулисно подставляется эшелонированно построенной зоной Главного взброса.

В восточной части Аравийско-Кавказского сегмента непосредственно к западу от Памиро-Пенджабского синтаксиса доминирующую роль играют субширотные активные зоны. Одной из них является Сурхоб-Илякская зона кулисно расположенных правых сдвиго-надвигов на северо-западном краю Памира [Трифонов, 1983]. Она простирается вдоль Вахшского и продолжающего его на югозапад Илякского новейших надвигов, но не вполне совпадает с ними, возможно, представляя собой поверхностное выражение более глубинного и, как правило, более крутопадающего тектонического нарушения. О его относительной глубинности свидетельствуют повышенный тепловой поток и газогидрохимические аномалии в зоне разлома [Лукина и др., 1991].

В восточной части зоны наиболее изучен Сурхобский надвиг, по которому многолетними геодезическими наблюдениями выявлены систематическое, хотя и переменное по величине воздымание южного крыла со скоростями до 15 мм/год, а также сближение крыльев со скоростью около 20 мм/год [Pevnev et al., 1975; Кучай и др., 1978]. Вместе с тем, повторные светодальномерные наблюдения на большей базе обнаружили смещение репера в северо-восточной части Вахшского хребта на юго-запад со скоростью 20 мм/год, т.е. продольное растяжение и выжимание в юго-западном направлении Внешней зоны Памира относительно как Северного Памира и Дарваза, так и Южного Тянь-Шаня [Певнев и др., 1978].

На более юго-западном отрезке Сурхоб-Илякской зоны, возле устья р.Оби-Гарм, скорость геодезически измеренного современного надвигания составляет примерно 10 мм/год, а общая амплитуда надвигания за 1–3 млн лет достигает 15 км, что дает его скорость 5–15 мм/год [Никонов, 1988]. Там же по одной из ветвей зоны зафиксирован позднечетвертичный правый сдвиг [Леглер, Пржиялговская, 1979]. Юго-западнее, в районе перевала Зардолю и возле г.Яван, отчетливо регистрируется правосдвиговая составляющая смещений, многократно превосходящая взбросовую. Скорость позднечетвертичного сдвига достигает 1,5-3 мм/год [Трифонов, 1983]. Западные сегменты Сурхоб-Илякской зоны сочетаются со взбросами юго-западного и меридионального простираний, протягивающимися вдоль складок Афгано-Таджикской депрессии [Никонов, 1970]. Вдоль одного из таких разломов на северо-западном борту р.Сурхандарьи позднечетвертичные левосдвиговые смещения многократно превосходят взбросовую составляющую [Трифонов, 1983].

К югу от Афгано-Таджикской депрессии структурную позицию, подобную Сурхоб-Илякской зоне, занимают Чормак-Андарабская и Гератская зоны разломов с признаками молодых правосдвиговых и взбросовых подвижек [Wellman, 1966; Тарроппіег et al., 1981]. От Гератской зоны отчленяется на юго-запад ряд более мелких позднечетвертичных нарушений; по некоторым из них, наряду со взбросовой, можно предполагать левосдвиговую составляющую смещений.

Перечисленные активные разломы Афгано-Таджикской депрессии и Афганистана в совокупности отражают условия северо-западного горизонтального укорочения, чем отличаются от соседних активных структур Ирана. Граница между этими двумя геодинамическими провинциями Аравийско-Кавказского сегмента, по-видимому, приходится на восточное структурное обрамление Лутской впадины.

Севернее Альпийско-Гималайского горного пояса, на Туранской плите, активные разломы, как правило, малоамплитудны и невыразительны. От Мангышлака почти до р.Амударьи (г.Куня-Ургенч) протягивается фрагментарно активизированная в позднечетвертичное время зона Центрально-Устюртского разлома запад-северо-западного простирания длиной в 450 км [Никонов, Шолохов, 1995; Nikonov, Sholokhov, 1996]. В западной части разлома обнаружены правые смещения четвертичных сухих долин, причем крупные долины смещены на большее расстояние (1-1,2 км), чем мелкие (0,2-0,5 км); они сопровождаются геоморфологически выраженным подъемом южного крыла до нескольких метров. К югу от Центрально-Устюртской зоны признаки позднеплиоцен-четвертичных правых смещений эрозионной сети выявлены на юго-западном склоне Музбельской новейшей антиклинали, где скорость сдвига оценена А.А.Никоновым и В.В.Шолоховым не менее, чем в 1,6 мм/год.

Вблизи современного русла р.Амударьи Центрально-Устюртский разлом затухает и кулисно подставляется столь же крупным новейшим нарушением, протягивающимся на восток-юго-восток как северное ограничение Бухарской ступени фундамента Туранской плиты. В отличие от Центрально-Устюртского разлома, у него поднято северное крыло [Пинхасов, 1984], а данные о сдвиговых перемещениях противоречивы. Кулисное сочленение этих двух протяженных новейших разломных зон запад-северо-западного простирания представляет собой сложный тектонический узел. К югу от него отходит Амударьинский глубинный разлом юго-восточного простирания. Вдоль него протягивается Султансанджарский вал, образованный кулисно расположенными брахиантиклиналями, которые осложнены продольными разрывами с левосдвиговыми смещениями эрозионной сети амплитудой до 1 км. Это дало основание предполагать левый сдвиг и по основному глубинному разлому. В 1983 г. при крупном промышленном взрыве на Султансанджарском валу по разлому возникло геодезически зафиксированное левосдвиговое смещение амплитудой в несколько миллиметров [Гохберг и др., 1988].

Погребенная под молодыми наносами новейшая зона разломов выявлена и в самых низовьях Амударьи данными бурения и геофизических работ [Пинхасов, 1984]. Она отходит от упомянутой области кулисного сочленения на северо-запад и, заворачивая на север вдоль современного западного берега реки, достигает Арала. Подошва неогенчетвертичных отложений поднята в восточном крыле зоны на десятки метров. На ее северном продолжении, на дне Западного Арала и его северном побережье, А.А.Никонов и В.В.Шолохов выделяют Западно-Аральско-Иргизский и Джетыгаринский субмеридиональные разломы с признаками правосдвиговых и сбросовых смещений. Севернее Арала подняты их западные крылья.

В целом, ширина пояса интенсивного активного тектогенеза в Кавказско-Аравийском сегменте Альпийско-Гималайского пояса существенно меньше, чем в Памиро-Гималайском. Очевидно, это связано с существенно более слабым проявлением «бульдозинга», что, в свою очередь, вероятно, определяется меньшей линейной скоростью сближения взаимодействующих плит.

## Глава 2

#### Исходные данные для геодинамических расчетов

Параметры активных разломов, представленные в прилагаемом Каталоге и в общих чертах описанные в предыдущей главе, были взяты в качестве исходных данных для вычисления поля современной тектонической деформации региона. Все необходимые для расчетов параметры сведены в базу данных, которая включает: (1) номер и название разлома; (2) источник информации; (3) географические координаты точек разлома, достаточных, чтобы воспроизвести его линию в масштабе 1:500 000; (4) направление падения разлома; (5) угол падения поверхности разлома (минимальное min, наиболее вероятное *тр* и максимальное *тах* значания); (6) знак компоненты сдвиговых смещений (правый или левый); (7) присутствие растягивающей компоненты; (8) тип вертикального перемещения по разлому (надвиго-взбросовый или сбросовый); (9) среднюю скорость сдвиговых перемещений, мм/год (min, mp, max); (10) среднюю скорость раздвигания поперек разлома, мм/год (min, mp, max); (11) среднюю скорость вертикальных смещений, мм/год (min, mp, max). Если какие-либо из параметров (4)-(11) варьировали вдоль разлома, он при расчетах разделялся на однородные участки.

В базу данных были включены все необходимые сведения об активных разломах (геометрия, амплитуды и скорости перемещений), полученные в ходе их изучения и сведенные в Каталоге. Считаем приятным долгом с благодарностью перечислить исследователей, внесших весомый вклад в изучение активных разломов региона: К.Е.Абдрахматова, Н.Н.Амбрасейса, А.А.Барка, М.Берберяна, Динг Гуою, Х.Хессами, А.С.Караханяна, С.И.Кулошвили, Н.В.Лукину, П.Молнара, Т.Наката, А.А.Никонова, Ф.Сароглу, В.П.Солоненко, П.Таппонье, а также К.Аллена, В.С.Буртмана, О.Емре, Денг Куи-Т.П.Иванову, С.Д.Хилько, М.Л.Коппа, донга, А.И.Кожурина, И.Кускю, К.Г.Леви, В.И.Макарова, Е.Е.Милановского, С.И.Шермана, А.Сина, А.В.Тимуша и Р.С.Йетса.

Приводимые в Каталоге и главе 1 значения средних скоростей перемещений по разломам представляют собой суммарные величины криповых смещений и сейсмических подвижек и определялись главным образом геолого-геоморфологическими методами. Если эти сведения отсутствовали в Каталоге и не могли быть рассчитаны по приводимым значениям амплитуд перемещений за те или иные отрезки времени, мы оценивали их (как и углы наклона разломов) гипотетически в широком интервале возможных значений, используя неотектонические (до позднечетвертичных) и сейсмологические данные или аналогичные параметры сходных соседних разломов. Мы предпочли не использовать геодезические определения, не подтвержденные геологическими и (или) геоморфологическими данными, так как они иногда дают слишком высокие значения скоростей. Различия между минимальными и максимальными значениями параметров показывают точность и надежность их оценок.

Для вычисления компонент тензора сейсмотектонической деформации (СТД) земной коры Альпийско-Гималайского орогена использован Каталог механизмов очагов землетрясений [Мострюков, Петров, 1994], данные о фокальных механизмах [Балакина и др., 1996] и некоторые сведения из Каталога механизмов очагов землетрясений Памира и прилегающих территорий, составленного О.В.Соболевой по данным ТИССС АН Таджикистана. В целом к анализу привлечено более 2000 землетрясений с магнитудами М > 5.0. Механизмы очагов землетрясений с магнитудами М>5.5 представлены на рис. 3. Магнитуды использованных при расчетах землетрясений были откорректированы в соответствии со «Специализированным каталогом землетрясений Северной Евразии...» [1994], составленным в ИФЗ РАН под редакцией Н.В.Кондорской и В.И.Уломова и любезно предоставленным авторам В.И.Уломовым.

В качестве исходных данных для более детального исследования полей СТД Южного Тянь-Шаня, Афгано-Таджикской впадины, Памира и Северного Гиндукуша (район, ограниченный координатами 36°-41° с.ш. и 67°-75° в.д.) использован Каталог механизмов очагов землетрясений, составленный О.В.Соболевой на основании определений, полученных в ТИССС АН Таджикистана за 1955-1991 гг., и включающий 530 событий с магнитудами *М*≥4 и сведения о параметрах долговременного сейсмического режима, любезно предоставленные нам Р.С.Михайловой [Ризниченко и др., 1982].

Еще более детальные исследования поля сейсмотектонических деформаций земной коры были проведены в центральной и северной частях Афгано-Таджикской впадины, Гиссарской долине и ее горном обрамлении на площади, ограниченной координатами  $38^\circ$ - $39^\circ$  с.ш. и  $68^\circ 30'$ - $70^\circ 15'$  в.д. Для этого были использованы данные о механизмах очагов 1100 землетрясений, систематизированных О.В.Соболевой и обеспечивших достаточно высокую статистическую представительность материала: около 90 % от общего числа толчков с M=2.8-5.0, возникших с 1955 по 1983 гг.



Рис. 3. Механизмы очагов землетрясений с магнитудами  $M_S \ge 5.5$  в центральных сегментах Альпийско-Гималайского пояса Стереографическая проекция (нижняя полусфера). Области растяжения затемнены. 1-6 – магнитуды землетрясений  $M_S$ : 1 –  $M_S \ge 8.0$ ; 2 –  $M_S = 7.5 - 7.9$ ; 3 –  $M_S = 7.0 - 7.4$ ; 4 –  $M_S = 6.5 - 6.9$ ; 5 –  $M_S = 6.0 - 6.4$ ; 6 –  $M_S = 5.5 - 5.9$ 

Figure 3. Focal mechanisms of earthquakes with Ms 25.5 in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region

Stereographic projection (the lower hemisphere). Extension areas are dark. (1-6) earthquake magnitudes  $M_S$ : (1)  $M_S \ge 8.0$ ; (2)  $M_S = 7.5-7.9$ ; (3)  $M_S = 7.0-7.4$ ; (4)  $M_S = 6.5-6.9$ ; (5)  $M_S = 6.0-6.4$ ; (6)  $M_S = 5.5-5.9$ 

#### Глава 3

## Методика и результаты расчетов поля тензора скоростей современной тектонической деформации в земной коре по данным об активных разломах

#### 3.1. Методика расчетов

Расчеты деформационных полей в земной коре по данным об активных разломах основаны на предпосылках о том, что смещения вдоль разломов не только представляют собой результат тектонической деформации, но и сами вносят вклад в величину этой деформации, в какой-то мере определяя ее характер.

Величина смещений вдоль активных разломов колеблется в широких пределах: от микроподвижек (ползучесть, крип) при непрерывной тектонической деформации до больших дискретных подвижек при сильных и катастрофических землетрясениях. В больших пространственно-временных объемах эти смещения можно формально рассматривать как процесс квазипластического деформирования (тектонического течения). В том случае, если эти объемы содержат большое количество фрагментов активных разломов, они могут рассматриваться как макрочастицы сплошной среды [Костров, 1975]. Для описания макроскопических параметров процесса деформирования используем тензор скорости деформаций. Процедура расчета параметров сводится к следующему. Все зарегистрированные активные разломы разделяются на элементарные фрагменты длиной L = 10-20 км с постоянным простиранием и падением. Краевые участки разломов, на которых амплитуда смещения затухает, не учитываются; длина таких участков выбрана равной 5% от общей длины разлома. Второй линейный размер фрагмента разлома – глубина его проникновения. Для коротких разломов (общая длина которых L < 50 км) глубина  $L_3$  определяется из следующего корреляционного соотношения [Карта разломов..., 1978]:

$$lgL_3(\kappa M) = 0.75 \ lgL - 0.07,$$
 (1)

а для длинных разломов ( $L \ge 50$ ) принимается равной 15 км (средняя мощность верхней части коры, обычно совпадающей с сейсмогенерирующим слоем).

Для расчета параметров тензора скорости деформаций воспользуемся математическим аппаратом, разработанным для исследования СТД, т.е. деформаций, связанных с подвижками в очагах землетрясений [Костров, 1975; Ризниченко, 1985; Юнга, 1990; Соболева, 1988]. С этой целью введем величину  $M = |b| \ge L_1 \ge L_3$ , где b - абсолютная величина вектора подвижки в плоскости разлома;  $L_1 \ge L_3$  – площадь фрагмента разлома. Назовем величину *M* геометрическим моментом.

Согласно Д.Н.Осокиной и В.Н.Фридману [1987], средняя величина подвижки ( $\overline{b}$ ) вдоль разлома пропорциональна величине сбрасываемых на разломе касательных напряжений ( $\Delta \tau$ ):

$$\overline{b} = \frac{1+K}{2\mu} \pi L \Delta \tau \tag{2}$$

где  $\mu$  – модуль сдвига и K – коэффициент, зависящий от типа двумерной задачи теории упругости о трещине сдвига. Поэтому M может рассматриваться как величина, с точностью до коэффициента, определяемого указанными в формуле величинами, пропорциональная моменту силы, сбрасываемому в некоторой области, окружающей разлом, в результате перемещений по его фрагменту протяженностью L. В этом смысле M аналогичен сейсмическому моменту землетрясения (см. главу 4).

Однако сейсмический момент землетрясения, как известно, характеризуется не только величиной, связанной с магнитудой землетрясения, но и ориентировкой плоскости разрыва или направлением сил сжатия и растяжения в очаге, т.е. его фокальным механизмом, иными словами, представляет собой тензор [Костров, 1975]. Учитывая, что для каждого фрагмента разлома в базе данных содержатся сведения, позволяющие определить азимут простирания фрагмента и направление нормали к нему, т.е. параметры, аналогичные механизму очага землетрясения, можно полагать, что геометрический момент характеризуется не только величиной, но и ориентировкой, и в этом смысле, так же как сейсмический момент, является тензором. Для того, чтобы написать математическое выражение для тензора геометрического момента, введем две системы координат: локальную, связанную с фрагментом разлома, в которой две оси координат ориентированы в плоскости фрагмента вдоль вектора смещения (S) и перпендикулярно к нему, а третья - по нормали (N) к плоскости фрагмента, и региональную, связанную с географическими координатами, где положительные направления осей – на восток (x), на север (y) и в зенит (z).

Кривизной земной поверхности в пределах фрагмента можно пренебречь, поэтому географическая система координат считается декартовой. Компоненты тензора геометрического момента в географической системе координат можно записать следующим образом:

$$M_{lm} = M \left( b_l N_m + N_l b_m \right) \tag{3}$$

где  $b_l$ ,  $N_l$ ,  $b_m$ ,  $N_m$  – направляющие косинусы векторов  $\bar{b}$  и  $\bar{N}$  локальной системы координат l, m = x, y, z. Величины  $M_{lm}$  рассчитываются для каждого фрагмента. По аналогии с методом расчета параметров деформационных полей, обусловленных сейсмичностью (более подробно метод изложен в главе 4), весь район исследования разделяется на элементарные окна вдоль географических меридианов и параллелей двумя способами: малые окна размерами 1° x 1,25° без перекрытия и большие окна размерами 3° x 3,75° с перекрытием на 1° и 1,25°, соответственно. Во втором случае деформационные поля представляют собой, естественно, существенно сглаженную картину. В пределах каждого окна вычисляется величина

$$\varepsilon_{lm} = \frac{1}{2V} \sum_{n} M_{lm}^{(n)} \tag{4}$$

где n=1,2,...k – количество фрагментов в пределах окна; V – площадь окна, умноженная на мощность исследуемого слоя (15 км). Поскольку в базе данных содержатся амплитуды смещений, которые приведены к значениям за весь поздний плейстоцен и голоцен, т.е. представляют собой скорости движений, данный тензор может рассматриваться как тензор приращения современной тектонической деформации за этот интервал времени.

Величина є<sub>іт</sub>, если следовать работе Б.В.Кострова [1975], представляет собой компоненты среднего тензора скорости деформаций, вызванной смещениями вдоль активных разломов. Используя общепринятую методику исследования тензора на собственные значения, в пределах каждого окна вычисляем величины главных значений (М<sub>1</sub>, М<sub>2</sub>,  $M_3$ ), их собственные векторы и коэффициент Лоде-Надаи, описывающий тип деформации. Кроме того, вычисляются ориентировки осей деформаций в горизонтальной плоскости способом определения так называемой обобщенно-плоской деформации земной коры (см. главу 4). Все вычисленные параметры относятся к центру окна и служат основой для построения карт деформационных полей, представленных на рисунках в виде направлений и изолиний величин максимального укорочения, максимального удлинения и промежуточной деформации, коэффициента Лоде-Надаи и направлений осей деформаций в горизонтальной плоскости.

#### 3.2. Современная тектоническая деформация земной коры Альпийско-Гималайского пояса по данным об активных разломах

Направления и величины главных современных тектонических деформаций, рассчитанных по данным об активных разломах при минимальных, наиболее вероятных и максимальных значениях их параметров, представлены на рис. 4–12. Особенности их распределения сводятся к следующему.

Оси максимального укорочения М<sub>3</sub> (см. рис. 4-6) субгоризонтальны практически во всем регионе и ориентированы главным образом в направлении север-юг. Это подтверждает идею о том, что главным источником современных деформаций в регионе является движение и давление Аравийской и Индийской плит. Отклонения от этой закономерности наблюдаются к востоку и западу от Аравийского и Пенджабского синтаксисов и вблизи северо-восточного фланга Индийской плиты, а наиболее значительны они в восточной части Тибета и на его восточном обрамлении, в Юньнане, Восточных Саянах, Кветте, Северной Анатолии и вблизи северной части Арала. Эти отклонения связаны с переориентировкой деформаций на флангах южных плит и особенностями их трансформации в локальных зонах. В редких случаях локальное укорочение *М*<sub>3</sub> почти вертикально. Это обнаруживается в некоторых участках Тибета, около оз. Хубсугул в Северной Монголии, на востоке Арала, в районе Лута и на северном склоне Предкавказского передового прогиба.

Оси максимального удлинения M<sub>1</sub> (см. рис. 7-9) зачастую простираются в направлении 38пад-восток и отклоняются от этого генерального направления в областях отклонений ориентировок  $M_3$ . Оси  $M_1$  субгоризонтальны на 60-70% территории. Субгоризонтальная ориентировка обеих осей  $(M_1 \, \mu \, M_3)$ , указывающая на сдвиговую тектонику, преобладает по всему району. И это подтверждает ранее сделанный нами вывод о ведущей роли сдвигов, как наиболее энергетически экономного (по сравнению со сбросами и, тем более, взбросами и надвигами) способа тектонического перемещения континентальных коровых масс [Трифонов, 1991]. Вместе с тем, субвертикальная ориентировка оси  $M_1$  встречается чаще, чем оси  $M_3$ . Это характерно для областей интенсивного молодого надвигания и складкообразования: Гималаи, Западный и Восточный Тянь-Шань, значительная часть Саян, Белуджистан, Макран, Эльбурс, Кипрская дуга и частично Большой Кавказ. Интересно, что та же ситуация обнаружена в слабо деформированной Таримской платформе.

Обсуждая локальные вариации направлений осей наибольшего укорочения, наибольшего удлинения и главной промежуточной оси деформации  $M_2$  (см. рис. 10–12), следует иметь в виду, что вос-



Рис. 4. Современная тектоническая деформация центральных сегментов Альпийско-Гималайского пояса по данным об активных разломах при минимальных значениях параметров: величины скоростей ( $M_3 \times 10^9$ ) и ориентировка максимального укорочения

Вычислены в пределах окон 3° х 3.75°. Длина оси *М*<sub>3</sub> пропорциональна углу с вертикалью

Figure 4. Recent tectonic deformation in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region, calculated by active fault data for minimum values of parameters: magnitudes of rates  $(M_j \, 10^9)$  and orientation of principal shortening

Calculated for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ ; length of the  $M_3$  axes is proportional to their angle with respect to the vertical



Рис. 5. Современная тектоническая деформация центральных сегментов Альпийско-Гималайского пояса по данным об активных разломах при наиболее вероятных значениях параметров: величины скоростей ( $M_3 \times 10^9$ ) и ориентировка максимального укорочения

Вычислены в пределах окон 3° х 3.75°. Длина оси *М*<sub>3</sub> пропорциональна углу с вертикалью

Figure 5. Recent tectonic deformation in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region, calculated by active fault data for the most probable values of parameters: magnitudes of rates  $(M_3 \, 10^9)$  and orientation of principal shortening

Calculated for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ ; length of the  $M_3$  axes is proportional to their angle with respect to the vertical



Рис. 6. Современтектоническая ная деформация центральных сегментов Альпийско-Гималайского пояса по данным об активных разломах при максимальных значениях параметров: величины скоростей (М<sub>3</sub> х 10<sup>9</sup>) и ориентировка максимального укорочения

Вычислены в пределах окон 3° х 3.75°. Длина оси *М*<sub>3</sub> пропорциональна углу с вертикалью

Figure 6. Recent tectonic deformation in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region, calculated by active fault data for maximum values of parameters: magnitudes of rates  $(M_j \cdot 10^9)$  and orientation of principal shortening

Calculated for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ ; length of the  $M_3$  axes is proportional to their angle with respect to the vertical



Рис. 7. Современная тектоническая деформация центральных сегментов Альпийско-Гималайского пояса по данным об активных разломах при минимальных знапараметров: чениях величины скоростей  $(M_1 \times 10^9)$  и ориентировка максимального удлинения

Вычислены в пределах окон 3° х 3.75°. Длина оси *M*<sub>1</sub> пропорциональна углу с вертикалью

Figure 7. Recent tectonic deformation in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region, calculated by active fault data for minimum values of parameters: magnitudes of rates  $(M_i 10^9)$  and orientation of principal lengthening

Calculated for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ ; length of the  $M_{1}$  axes is proportional to their angle with respect to the vertical

26



Рис. 8. Совретектоничеменная деформация ская центральных сегментов Альпийско-Гималайского пояса по данным об акразломах тивных при наиболее вероятных значениях параметров: величины скоростей ( $M_1 \ge 10^9$ ) и ориентировка максимального удлинения

Вычислены в пределах окон 3° x 3.75°. Длина оси *M*<sub>1</sub> пропорциональна углу с вертикалью

Figure 8. Recent tectonic deformation the Arabianin Eurasian and Indian-Eurasian collision region, calculated by active fault data for the most probable values of parameters: magnitudes of rates  $(M_1^{-}10^9)$  and orientaof principal tion lengthening

Calculated for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ ; length of the  $M_1$  axes is proportional to their angle with respect to the vertical



Рис. 9. Современная тектоничедеформация ская центральных сегментов Альпийско-Гималайского пояса по данным об активных разломах при максимальных значениях параметров: величины скоростей (M<sub>1</sub> x 10<sup>9</sup>) и ориентировка максимального удлинения

Вычислены в пределах окон 3° x 3.75°. Длина оси  $M_1$  пропорциональна углу с вертикалью

Figure 9. Recent tectonic deformation in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region, calculated by active fault data for maximum values of parameters: magnitudes of rates  $(M_i \, 10^9)$ and orientation of principal lengthening

Calculated for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ ; length of the  $M_i$  axes is proportional to their angle with respect to the vertical



Рис. 10. Современная тектоничедеформация ская центральных сегментов Альпийско-Гималайского пояса по данным об активных разломах минимальных при значениях параметров: величины скоростей (M<sub>2</sub> x 10<sup>9</sup>) и ориентировка осей промежуточной деформации

Вычислены в пределах окон 3° х 3.75°. Длина оси M<sub>2</sub> пропорциональна углу с вертикалью

Figure 10. Recent tectonic deformation in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region, calculated by active fault data for minimum values of parameters: magnitudes of rates  $(M_2 10^9)$  and orientation of principal intermediate deformation

Calculated for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ ; length of the  $M_2$  axes is proportional to their angle with respect to the vertical

29

Современная тектоническая деформация



Рис. 11. Современная тектоническая деформация центральных сегментов Альпийско-Гималайского пояса по данным об активных разломах при наиболее вероятных значениях параметров: величины скоростей ( $M_2$  x 10<sup>9</sup>) и ориентировка осей промежуточной деформации

Вычислены в пределах окон 3° х 3.75°. Длина оси M<sub>2</sub> пропорциональна углу с вертикалью

Figure 11. Recent tectonic deformation in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region, calculated by active fault data for the most probable values of parameters: magnitudes of rates  $(M_2 \cdot 10^9)$  and orientation of principal intermediate deformation

Calculated for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ ; length of the  $M_2$  axes is proportional to their angle with respect to the vertical



Рис. 12. Современная тектоническая дефорцентральмация сегментов ных Альпийско-Гималайского пояса по данным об активных разломах при максимальных значениях параметров: величины скоростей (M<sub>2</sub> x 10<sup>9</sup>) и ориентировка осей промежуточной деформации

Вычислены в пределах окон 3° х 3.75°. Длина оси M<sub>2</sub> пропорциональна углу с вертикалью

Figure 12. Recent tectonic deformation in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region, calculated by active fault data for maximum values of parameters: magnitudes of rates  $(M_2 \cdot 10^9)$  and orientation of principal intermediate deformation

Calculated for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ ; length of the  $M_2$  axes is proportional to their angle with respect to the vertical

станавливаемая картина определялась по геологически зафиксированным смещениям по разломам. Но эти движения зависят не только от исходного поля упругой деформации, но и от неоднородности геологической среды. Например, в условиях, когда в поле упругой деформации наибольшее укорочение субгоризонтально (допустим, субмеридионально), а удлинение вертикально, в однородной среде должен возникнуть субширотный надвиг. Но, если среда нарушена зоной разломов северо-западного простирания, возникшая упругая деформация снимется именно по этой ослабленной зоне правосдвиговым перемещением. Формально это будет означать, что наибольшее укорочение останется субмеридиональным, а наибольшее удлинение станет субширотным, поменявшись местами с промежуточной осью деформации.

Подобные локальные вариации поля скоростей деформации существенно уменьшаются при переходе от трехосного эллипсоида деформации к двуосному эллипсу, получаемому сечением эллипсоида горизонтальной плоскостью. Определенным приближением к этому является расчет обобщенноплоской деформации, методика которого изложена в главе 4 применительно к сейсмотектоническим задачам. Ее использование для анализа современной тектонической деформации по данным об активных разломах (рис. 13, 14) заметно сгладило пространственные вариации направлений укорочения и удлинения, показав, что в ряде случаев они действительно отражают не столько изменения общей геодинамической обстановки раздомообразования, сколько локальные геологические неоднородности.

Высокие значения скоростей  $M_3$  и  $M_1$  (см. рис. 4-9) характерны для широких зон вокруг Аравийской и Индийской плит, а также для восточного фланга Тибета и Северной Анатолии, причем наиболее высокие значения наблюдаются в северных фронтальных частях южных плит. Высокие значения скорости деформации обнаружены также в районе Красной реки, на северо-восточном и северо-западном флангах Цайдама, в Монгольском Алтае, вблизи пересечения Кипрской дуги с Левантской зоной разломов и в центральной части Большого Кавказа. Таким образом, современные деформации концентрируются вдоль границ главных плит и наиболее активных Анатолийской и Тибетской малых плит, а также на границе Джунгарской и Монгольской микроплит. Эти зоны характеризуются высокой сейсмичностью, однако прямая корреляция между сейсмической активностью и скоростью деформации не обнаружена.

Общее поперечное укорочение верхней части земной коры в Альпийско-Гималайском поясе составляет 3±1 см/год в пределах Тянь-Шань-Памиро-Гималайского сегмента и 2±1 см/год в пределах Кавказско-Аравийского сегмента (принимая во внимание минимальные и максимальные величины скоростей). Это согласуется с изложенными в главе 1 представлениями о сегментации пояса и возрастании скорости деформаций к востоку. Последнее определяется вращательной компонентой движения южных (гондванских) плит с полюсами вращения, расположенными к западу от них, причем полюса вращения отдельных плит не совпадают, что обусловливает относительную автономность их движения, приводящую к сегментации пояса. Вывод о вращении гондванских плит как причине возрастания скоростей поперечного укорочения пояса в восточном направлении подтверждает аналогичные заключения, высказывавшиеся ранее на основе анализа новейших (позднекайнозойских) структур [Копп, 1997; Трифонов, 1999].

Из рис. 10-12 видно, что скорость деформации  $M_2$  достаточно мала, т.е. скорости деформаций  $M_3$  и *M*<sub>1</sub> почти равны на большей части района. Это указывает на двухосную деформацию, соответствующую в терминах механики твердых тел деформации чистого сдвига (или сколу в терминах теории разрушения). Однако есть области, где разница в величинах скоростей укорочения и удлинения становится заметной. Единственной областью, где скорость  $M_3$  значительно меньше, чем скорость  $M_1$ , (при этом M<sub>2</sub> отрицательна) является район Юньнаня во фронтальной части Ассамского синтаксиса. Это может быть отнесено за счет резких вариаций деформационного поля в районе. На всех других площадях, где выявлены различия скоростей удлинения и укорочения, скорость М<sub>3</sub> превышает скорость  $M_{l}$ . Наиболее значительные различия обнаружены во фронтальной части Пенджабского синтаксиса (Памир, Центральный Тянь-Шань и Таджикская депрессия) и во фронтальной части Ассамского синтаксиса Индийской плиты. Велико различие также в Гималаях, вблизи грабена Телецкого озера (Алтай) у северо-западного окончания Кобдинской правосдвиговой зоны, на северо-восточном крыле Главного современного разлома Загроса, в северной части Левантской зоны разломов и вблизи Северо-Армянской дуги активных разломов.

Превышение скорости  $M_3$  над  $M_1$  означает в этих районах наличие двухосного удлинения. Эти районы в Гималаях и во фронтальной части Индийской плиты являются зонами интенсивного современного тектонического расслоения литосферы и, в частности, земной коры. Загрос характеризуется плиоценовым и раннечетвертичным вулканизмом, а в Левантской зоне и вблизи Северо-Армянской дуги подобный вулканизм продолжался до позднего плейстоцена и голоцена. Таким образом, двухосное удлинение представляется благоприятствующим, а, возможно, и необходимым условием как для тектонического расслоения литосферы, так и для развития вулканизма в коллизионной области.

Региональные изменения соотношений между величинами скоростей деформации по ее главным осям иллюстрирует распределение коэффициента Лоде-Надаи (рис. 15). На большей части региона (64,1 %), особенно в его центральноазиатской части, преобладает тип деформации, близкий к чистому сдвигу (от -0,3 до 0,3). В области ее преоблада-





Вычислены для наиболее вероятных значений параметров в пределах окон 3° х 3.75°. Длина оси EH<sub>2</sub> пропорциональна углу с вертикалью

Figure 13. Alignment of maximum shortening in a horizontal plane  $EH_2$  in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region by active fault data Calculated for the most probable values of parameters and for windows 3°x3.75°; length of the  $EH_2$  axes is proportional to their angle with respect to the vertical





Вычислены для наиболее вероятных значений параметров в пределах окон 3° х 3.75°. Длина оси ЕН, пропорциональна углу с вертикалью

Figure 14. Alignment of maximum relative lengthening in a horizontal plane  $EH_1$  in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region by active fault data

Calculated for the most probable values of parameters and for windows 3°x3.75°; length of the EH, axes is proportional to their angle with respect to the vertical


Рис. 15. Современная тектоническая деформация центральных сегментов Альпийско-Гималайского пояса по данным об активных разломах: распределение коэффициента Лоде-Надаи

Вычислено для наиболее вероятных значений параметров в пределах окон 3° х 3.75°. Величина коэффициента Лоде-Надаи: (×) -0.3≤µ≤0.3; (◊) -0.3>µ≥-1; (△) 0.3<µ≤1

Figure 15. Values of the Lode-Nadai coefficient in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region by active fault data Calculated for the most probable values of parameters and for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ . Values of the Lode-Nadai coefficient: (x)  $-0.3 \le \mu \le 0.3$ ; (0)  $-0.3 \le \mu \ge -1$ ; ( $\Delta$ )  $0.3 \le \mu \le 1$ .





Вычислены для наиболее вероятных значений параметров в пределах окон 3° х 3.75°. Длина оси ЕН<sub>1</sub> пропорциональна углу с вертикалью

Figure 14. Alignment of maximum relative lengthening in a horizontal plane *EH*<sub>1</sub> in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region by active fault data

Calculated for the most probable values of parameters and for windows 3°x3.75°; length of the EH<sub>1</sub> axes is proportional to their angle with respect to the vertical



Рис. 15. Современная тектоническая деформация центральных сегментов Альпийско-Гималайского пояса по данным об активных разломах: распределение коэффициента Лоде-Надаи

Вычислено для наиболее вероятных значений параметров в пределах окон 3° х 3.75°. Величина коэффициента Лоде-Надаи: (×) -0.3≤µ≤0.3; (◊) -0.3>µ≥-1; (△) 0.3<µ<1

Figure 15. Values of the Lode-Nadai coefficient in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region by active fault data Calculated for the most probable values of parameters and for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ . Values of the Lode-Nadai coefficient: (x)  $-0.3 \le \mu \le 0.3$ ; ( $\diamond$ )  $-0.3 \le \mu \ge -1$ ; ( $\Delta$ )  $0.3 \le \mu \le 1$ 

#### Глава З

ния, естественно, попадают все крупные сдвиговые зоны. Остальную территорию (27,3 %) охватывают главным образом области состояния, близкого к одноосному укорочению (значения коэффициента 0,3-1), и лишь 8,1 % региона попадает в области состояния, близкого к одноосному удлинению (-0,3-1). Последние локальны и, как правило, характеризуются относительно небольшими величинами деформации. К ним относятся часть Восточного Средиземноморья к северу от Кипрской дуги северозападнее Кипра, юго-западный (платформенный) борт Месопотамского прогиба, Ладакх и отдельные участки Гималаев и Южного Тибета севернее Главного Центрального надвига, где развиты активные грабены. Тот же тип деформации установлен в Аральском море и в северных предгорьях Алтая и Западных Саян. Преимущественным укорочением отличаются складчато-надвиговые пояса Загроса и Гималаев. Сплошной пояс укорочения протягивается на юго-восток от Крыма через Кавказ до Северного Ирана. Здесь он достигает наибольшей ширины, продолжается в Северный Афганистан и оттуда на северо-восток через Афгано-Таджикскую депрессию, Северный Памир и Тянь-Шань до Алтая. Этот пояс соответствует характерно изогнутому северному флангу коллизионного орогена.

## Глава 4

# Методика и результаты расчетов поля сейсмотектонических деформаций на разных масштабных уровнях по данным о механизмах очагов коровых землетрясений

#### 4.1. Методика расчетов

Исследованию деформаций земной коры и верхней мантии сейсмоактивных районов по данным о механизмах очагов землетрясений в настояшее время уделяется достаточно большое внимание. Широко известны работы Ю.В.Ризниченко [1985], О.И.Гущенко и др. [1990, 1991; Гущенко. Цветкова, 1986], О.В.Соболевой [1988], С.Л.Юнги [1990, 1996]. Усовершенствованный метод реконструкции напряженно-деформированного состояния и сейсмотектонической деформации предложен и обоснован в последние годы Ю.Л.Ребецким [1997, 1999, 2001]. Методические основы нашего исследования несколько иные. Оно проводилось по методу, предложенному Ю.В.Ризниченко (1977, 1985), который ввел понятие «сейсмическое течение горных масс» и разработал математический аппарат расчета параметров сейсмотектонических деформаций. Ю.В.Ризниченко понимал сейсмическое течение горных масс, как «часть общего сейсмотектонического движения крупных пространственно-временных областей земной коры и верхней мантии, связанную с остаточными смещениями в совокупности очагов землетрясений». При этом предполагалось, что упругие деформации, предшествующие землетрясению, и разрывные деформации в очагах самих землетрясений составляют как бы микроструктуру макроскопически квазинепрерывного сейсмического течения.

Физическое обоснование применимости модели сейсмического течения горных масс для описания деформаций макроскопических объемов земной коры с позиции механики сплошной среды содержится в работах Б.В.Кострова [1974, 1975]. Им определены условия, при которых возможен переход от деформации в точке к средней деформации квазиоднородного объема, иными словами, показана возможность использования тензора для описания процесса сейсмического течения. Отмечено, что само понятие «сплошная среда» зависит от масштаба и детальности исследования, а средняя деформация – от объема осреднения.

Напомним некоторые теоретические представления о кинематике очагов землетрясений, положенные в основу понятия о сейсмотектонических деформациях. Механика очага тектонического землетрясения описывает разрушение в очаге как скольжение крыльев разрыва по некоторой поверхности без отрывной компоненты. Поверхность, как правило, считается плоской. Как и любая модель природного явления, такое представление об очаге является упрощением реальности. Разрушение сплошности материала Земли может происходить, вообще говоря, и не по плоской поверхности; не исключено образование нескольких разрывов в одном акте землетрясения, а при значительной неоднородности реальных сред в момент их разрушения могут образовываться открытые трещины.

Однако, эти более тонкие эффекты требуют специального рассмотрения, здесь же мы будем исходить из упомянутой модели. В ее рамках для описания кинематики очага землетрясения используется понятие «тензор сейсмического момента» [Randall, 1971; Костров, 1974], которое считается наиболее адекватной характеристикой вклада каждого землетрясения в СТД. Тензор сейсмического момента включает в себя две характеристики очага землетрясения – его величину и ориентировку. Величина M<sub>0</sub>, характеризующая остаточные смещения в очаге [Aki, 1966], выражается через параметры разрыва следующим образом:

$$M_0 = \mu S b \tag{5}$$

где µ – модуль сдвига; S – площадь разрыва в очаге; b – средняя величина подвижки, и определяется при массовых измерениях из корреляционных связей величины сейсмического момента с магнитудой землетрясений [Ризниченко, 1977].

Ориентировка единичного тензора сейсмического момента задается механизмом очага землетрясения, т.е. ориентировкой в пространстве осей сжатия и растяжения в очаге. Тензор СТД некоторого объема V, согласно работе Б.В.Кострова [1975], равен сумме тензоров сейсмических моментов всех землетрясений, возникших в этом объеме за определенный интервал времени:

$$E_{1m} = E_{bn} = \frac{1}{2\mu V} \sum_{n=1}^{N} M_{0}^{(n)} \theta_{bn}^{(n)} \quad (6)$$

где l, m = x, y, z – географическая система координат (положительные направления осей – на восток, на север и в зенит соответственно),  $\mu$  – модуль сдвига,  $M_0^{(n)}$  – величина сейсмического момента *n*ого землетрясения, вычисляемая из корреляционных зависимостей с магнитудой,  $\Theta_{lm}^{(n)}$  – компоненты единичного тензора сейсмического момента *n*ого землетрясения, N – число землетрясений в объеме *V*.

Глава 4

Компоненты единичного тензора сейсмического момента каждого землетрясения в географической системе координат вычисляются по данным об ориентировке осей напряжений максимальных сжатия и растяжения, снимаемых в очагах землетрясений [Ризниченко, 1977, 1985]. Чтобы оценить величину и характер деформирования среды за счет сейсмических событий, надо иметь данные о тензорах сейсмических моментов практически всех землетрясений, возникших в изучаемом районе за время наблюдения. Однако сведения о механизмах очагов землетрясений, как правило, не являются массовыми, а информация об абсолютной величине сейсмического момента имеется только через корреляционные зависимости  $M_0$  от магнитуды, в связи с чем результаты расчетов по приведенным выше формулам могут рассматриваться как оценочные. Если предположить, что имеющиеся данные о механизмах очагов землетрясений в достаточной степени характерны для района исследования, то для определения величины деформаций (или скорости деформирования) Ю.В.Ризниченко предложил использовать параметры долговременного сейсмического режима (угол наклона графика повторяемости, величину сейсмической активности и магнитуду максимально возможного землетрясения), причем эти величины должны быть вычислены для тех же объемов, что и сумма сейсмических моментов [Ризниченко, 1977, 1985].

При расчете параметров СТД большое значение имеет выбор квазиоднородного объема, в пределах которого суммируются сейсмические моменты землетрясений. Существуют разные способы выбора таких объемов [Костров, 1975; Ризниченко, 1977; Гущенко, 1979; Юнга, 1979; Ребецкий, 1999]. В нашей работе использовались самые общие критерии, а именно: объем, который мы принимали за физически малую «макроточку», должен иметь размеры, многократно превышающие размеры очагов и содержать большое их количество. При таком подходе обеспечивается необходимое сглаживание поля деформаций.

Процедура расчета поля тензора СТД сводилась к следующему. Весь район исследования подразделялся на одинаковые элементарные участки вдоль географических меридианов и параллелей. Размеры участков выбирались в зависимости от решаемой задачи. Шаг сканирования выбирался равным 0,5 или 0,3 линейного размера участка. В пределах каждого участка (ячейки) вычислялись компоненты тензоров сейсмических моментов индивидуальных землетрясений, после чего одноименные компоненты суммировались с весовым коэффициентом, равным величине сейсмического момента Мо по формуле (6). Далее, для полученного среднего по объему V тензора вычислялись собственные значения и определялись ориентировки главных осей укорочения и удлинения и в некоторых случаях -простирание плоскостей максимальных сдвигов. Все расчеты были проведены по известным формулам механики твердых деформируемых тел [Филин, 1975]. Вычисленные величины относились к центрам выбранных участков. Тот факт, что при таком подходе компоненты тензора ячейки существенно зависят от соотношений магнитуд случившихся в ней землетрясений, имеет свои отрицательные и положительные стороны. С одной стороны, компоненты тензоров относительно слабых событий при этом подавляются. Но, с другой стороны, определяющими становятся компоненты тензоров сейсмического момента сильнейших землетрясений, что соответствует их реальному вкладу в СТД.

Результаты представлялись серией карт, на которых в центре каждого участка показана ориентировка осей максимального укорочения и максимального удлинения в виде линии или стрелки, соответствующей азимуту проекции оси на горизонтальную плоскость, или в виде траектории, представляющей собой систему кривых, касательных в каждой точке к направлениям осей главных деформаций. На других картах представлялись так называемые линии максимальных сдвигов [Jeager, Cook, 1971], соответствующие простиранию плоскостей максимальных сдвиговых деформаций. Чтобы отличить их от сдвигов в геологическом понимании. мы нередко пользовались для их обозначения не вполне корректными в таком применении терминами «скол» и «сколовая деформация». Эти линии представляют собой систему кривых, направления которых в каждой точке являются проекциями биссектрис углов между осями главных деформаций удлинения и укорочения.

Еще одним параметром – коэффициентом Лоде-Надаи – характеризовался тип деформации. Его величина вычислялась по формуле:

$$\mu_{\kappa} = 2 \frac{E_2 - E_3}{E_1 - E_3} - 1 \tag{7}$$

где  $E_1$ ,  $E_2$  и  $E_3$  – максимальное удлинение, промежуточная деформация и максимальное укорочение, соответственно, причем Е<sub>1</sub> считается положительным, а Е<sub>3</sub> отрицательным. Каким бы ни был тип деформации, коэффициент Лоде-Надаи меняется от -1 при одноосном удлинении до +1 при одноосном укорочении и не имеет смысла лишь при равномерном всестороннем укорочении (или удлинении). В реальных геологических средах чаще всего возникает сложное деформированное состояние, девиаторная часть которого характеризуется дробными значениями коэффициента Лоде-Надаи. При этом можно говорить либо о преимущественном удлинении (удлинение по оси Е<sub>1</sub> сопровождается укорочением по осям  $E_2$  и  $E_3$ , и коэффициент Лоде-Надаи заключен в пределах от -0,3 до -1), либо о преимущественном укорочении (укорочение по оси  $E_3$  сопровождается удлинением по осям  $E_1$  и  $E_2$ , и коэффициент Лоде-Надаи заключен в пределах от 0,3 до 1), либо о преимущественной деформации чистого сдвига ( $|E_1| \sim |E_3| >> |E_2|$ , при которой коэффициент Лоде-Надаи меняется от -0,3 до 0,3).

При построении карт ориентировок главных деформаций вводилась еще одна нормировка, что позволяло получить компоненты направляющего тензора, отнесенные к единице сейсмического момента и тем самым уравнять между собой значимость каждого элементарного объема. Это достигалось делением компонент  $E_{lm}$  (формула 6) на сумму величин сейсмических моментов землетрясений, попавших в соответствующий элементарный объем.

Упомянутый выше способ картирования ориентировок осей укорочения и удлинения в том случае, когда их азимуты различаются на 180°, не дает адекватного представления об истинных направлениях главных деформаций в пространстве. Поэтому в ряде случаев имеет смысл рассматривать обобщенно-плоскую деформацию, близкую к той, которую отобразило бы сечение эллипсоида деформации горизонтальной плоскостью. Физическое обоснование возможности такого подхода к изучению СТД земной коры заключается в том, что горизонтальные размеры элементарных объемов осреднения сейсмических моментов землетрясений значительно превышают толщину земной коры, а рассчитываемые параметры не зависят от координаты Z. Такой подход к исследованию СТД достаточно успешно продемонстрирован в работах: [Юнга, 1990, 1996] и [Rebetsky, 1996; Ребецкий, 1999]. Математический аппарат для описания обобщенноплоской деформации подробно изложен в книге В.В.Соколовского [1950]. В результате расчетов получены ориентировки осей деформаций максимального укорочения и минимального укорочения (относительного удлинения) в горизонтальной плоскости, представленные на картах в виде линий, отнесенных к центру ячейки.

#### 4.2. Сейсмотектоническая деформация земной коры Альпийско-Гималайского пояса

Изучаемый регион, как отмечено выше, ограничен координатами 30°-104° в.д., 26°-46° с.ш. (западнее 64° в.д.) и 26°-56° с.ш. (восточнее 64° в.д.). Прежде данные о механизмах очагов землетрясений региона или его крупных участков обобщали А.Новрузи [Nowroozi, 1972], Д.Маккензи [МсКепzie, 1978], Е.И.Широкова [1985], Ю.В.Ризниченко, О.В.Соболева и О.А.Кучай [Ризниченко и др., 1982; Соболева, 1988], О.И.Гущенко и др. [1990, 1991], П.Н.Николаев [1992], С.Л.Юнга [1990, 1996], Л.М.Балакина и др. [1996] и другие авторы. Анализ и интерпретация результатов этих работ с целью выявления общих закономерностей СТД столь обширного региона могли бы стать предметом специального исследования, выходящего за рамки нашей работы.

Нами для определения поля СТД регион был разделен на элементарные ячейки вдоль географических параллелей и меридианов двумя способами: малые ячейки размером 1° х 1,25° без перекрытия и большие скользящие ячейки размером 3° х 3,75° с шагами 1° и 1,25°, соответственно. Во втором случае картина, естественно, получалась более сглаженной.

В каждой ячейке вычислялись следующие величины: ориентировки главных осей удлинения, укорочения и промежуточной деформации, коэффициент Лоде-Надаи и ориентировки осей наибольшего относительного удлинения и укорочения в горизонтальной плоскости. Из рис. 16 видно, что оси максимального укорочения в поле тензора СТД простираются, в основном, примерно в направлении север-юг, за исключением небольших участков, где они имеют другое направление, а в некоторых случаях становятся близвертикальными. Ориентировки осей максимального удлинения и промежуточной деформации (рис. 17) более разнообразны и изменяют не только азимут простирания, но и угол погружения. Коэффициент Лоде-Надаи (см. рис. 16) за небольшим исключением указывает на деформацию чистого сдвига, т.е. на приблизительное равенство укорочения и удлинения. На рис. 18 и 19 показаны ориентировки максимального укорочения EH<sub>2</sub> и удлинения EH<sub>1</sub> в горизонтальной плоскости. На первый взгляд поле деформаций выглядит несколько иным, более сложным, чем в объемном представлении, однако следует иметь в виду, что здесь величина  $EH_I$  не всегда соответствует величине  $C_1$  на рис. 17, а величина  $EH_2$  – величине С<sub>1</sub> на рис. 16. В некоторых ячейках, в зависимости от ориентировки, величины и знака промежуточной деформации С<sub>2</sub>, именно она становится наиболее характерной для обобщенно-плоской деформации и заменяет собой  $C_1$  или  $C_3$ .

### 4.3. Сейсмотектоническая деформация земной коры Памира и сопредельных территорий

Детальное исследование полей СТД проводилось на территории, ограниченной координатами 36°-41° с.ш. и 67°-75° в.д. и включающей геологические структуры южного Тянь-Шаня, Афгано-Таджикской впадины, Памира и северного Гиндукуша. Район работ подразделялся на элементарные окна размером 1° x 1° с шагом в 0,3°. В пределах окна рассчитывались ориентировки максимальных деформаций укорочения и удлинения и простирание линий максимальных сдвигов (сколов). При расчетах учитывались параметры долговременного сейсмического режима [Ризниченко, 1977, 1985]. Поле деформаций представлено на рис. 20-22 траекториями главных деформаций и линиями простираний площадок максимальных сдвиговых (сколовых) деформаций.



Рис. 16. Сейсмотектоническая деформация центральных сегментов Альпийско-Гималайского пояса по данным о механизмах очагов землетрясений: ориентировка главной оси укорочения  $C_3$  и распределение коэффициента Лоде-Надаи

Вычислены для окон 3° x 3.75°. Длина оси  $C_3$ пропорциональна углу с вертикалью. Величина коэффициента Лоде-Надаи: (x) -0.3 $\leq$ µ $\leq$ 0.3; ( $\Diamond$ ) -0.3>µ $\geq$ -1; ( $\Delta$ ) 0.3 $\leq$ µ $\leq$ 1

Figure 16. Seismotectonic deformation in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region by data on focal mechanisms of earthquakes: orientation of principal shortening  $C_3$ and values of the Lode-Nadai coefficient

Calculated for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ . Length of the  $C_{j}$  axes is proportional to their angle with respect to the vertical. Values of the Lade-Nadai coefficient: (X)  $-0.3 \le \mu \le 0.3$ ; ( $\diamond$ )  $-0.3 \le \mu \ge -1$ ; ( $\Delta$ )  $0.3 \le \mu \le 1$ 

Глава 4



Рис. 17. Сейсмотектоническая деформация центральных сегментов Альпийско-Гималайского пояса по данным о механизмах очагов землетрясений: ориентировка главных осей удлинения C<sub>1</sub> и промежуточной C<sub>2</sub>

Вычислены для окон 3° x 3.75°. Длина осей пропорциональна углам с вертикалью

Figure 17. Seismotectonic deformation in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region by data on focal mechanisms of earthquakes: orientation of principal lengthening  $C_1$  and principal intermediate deformation  $C_2$ 

Calculated for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ . Length of the  $C_1$  and  $C_2$  axes is proportional to their angle with respect to the vertical

Сейсмотектоническая деформация





Вычислены для окон 3° х 3.75°. Длина оси ЕН<sub>2</sub> пропорциональна углу с вертикалью

Figure 18. Alignment of maximum shortening in a horizontal plane  $EH_2$  in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region by data on focal mechanisms of earthquakes

Calculated for windows  $3^{\circ}x3.75^{\circ}$ ; length of the  $EH_2$  axes is proportional to their angle with respect to the vertical

42





Вычислены для окон 3° х 3.75°. Длина оси ЕН, пропорциональна углу с вертикалью

Figure 19. Alignment of maximum relative lengthening in a horizontal plane  $EH_1$  in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region by data on focal mechanisms of earthquakes

Calculated for windows 3°x3.75°; length of the EH1 axes is proportional to their angle with respect to the vertical





Рис. 20. Траектории максимального укорочения при сейсмотектонической деформации земной коры на фоне активных разломов Памира и прилегающих территорий

Figure 20. Trajectories of maximum shortening in the STD field of the Earth's crust and active faults in the Pamirs and the adjacent areas

44



Сейсмотектоническая деформация

Рис. 21. Траектории максимального удлинения при сейсмотектонической деформации земной коры на фоне активных разломов Памира и прилегающих территорий

I – близвертикальное удлинение; 2 – близгоризонтальное удлинение

Figure 21. Trajectories of maximum lengthening in the STD field of the Earth's crust and active faults in the Pamirs and the adjacent areas (1) near-vertical lengthening; (2) near-horizontal lengthening

45



Рис. 22. Направления действия максимальных сдвиговых (сколовых) сейсмотектонических деформаций земной коры на фоне активных разломов Памира и прилегающих территорий

Figure 22. Alignment of maximum shear deformation in the STD field of the Earth's crust and active faults in the Pamirs and the adjacent areas

Из рис. 20 видно, что максимальное укорочение в пределах всего района близгоризонтально и почти повсеместно ориентировано либо субмеридионально, либо в направлении ЮВ-СЗ. Субмеридиональные ориентировки характерны для юговосточной части района, включающей центральный и южный Памир и для северной части, включаюшей структуры южного Тянь-Шаня. Диагональные ориентировки ярко выражены в западной и центральной частях района: на территории Афгано-Таджикской впадины и северного Памира. При пересечении зоны субширотных разломов, ограничивающих с юга структуры Южного Тянь-Шаня, траектории максимального укорочения либо претерпевают изгиб, либо меняют направление. На территории Афганского Бадахшана выделяется небольшой участок с аномальной ориентировкой траекторий максимального укорочения в направлении ЮЗ-СВ. Этот участок характеризуется сочленением нескольких геологических разломов, что могло вызвать сложный характер деформаций.

Ориентировки максимального удлинения более разнообразны (см. рис. 21). Наблюдаются как субгоризонтальные направления траекторий (субширотные в Центральном и Южном Памире или диагональные – ЮЗ–СВ – в других местах), так и субвертикальные. Последние характерны для структур Южного Тянь-Шаня, Афганского Бадахшана и западной части Афгано-Таджикской впадины.

Поле линий максимальных сдвиговых деформаций (см. рис. 22) характеризуется двумя парами преимущественных направлений: субмеридиональные и субширотные наиболее четко выражены в центральной и северо-восточной частях района, а диагональные – в юго-восточной и северной. Сопоставляя поле линий максимальных сдвигов с сеткой геологических разломов, в ряде случаев можно отметить довольно хорошее их соответствие. Так, направление линий максимальных сдвигов совпадает с простиранием зоны Гиссаро-Кокшаальского и Илякского разломов на всем ее протяжении, зоны Дарваз-Каракульского разлома – в ее меридиональной части на юге и широтной на севере. В то же время, в пределах Северного и Центрального Памира диагональное направление линий максимальных сдвиговых деформаций не соответствует широтному простиранию основных геологических разломов, но совпадает с простиранием зоны молодых разрывных нарушений. Все эти зоны совпадений были выделены ранее как сейсмогенные структуры первого порядка [Бабаев и др., 1976; Ачилов и др., 1985]. На территории Афгано-Таджикской впадины субмеридионально вытянутые линии максимальных сдвигов повторяют простирания разрывов более высоких порядков, которые также являются активными сейсмогенными структурами.

Отмеченные совпадения вряд ли являются случайными и по всей вероятности свидетельствуют о том, что активные геологические разломы зачастую совпадают с плоскостями максимальных сдвиговых (сколовых) деформаций в региональном (а может быть и в глобальном) поле тектонических деформаций, а сейсмотектонические деформации в реальной геологической среде определяются не только глобальными тектоническими процессами, но и локальными особенностями этой среды, т.е. наличием или отсутствием геологических разломов, их простиранием и кинематическим типом, характером блоковой структуры и т.п. Иными словами, при удачном сочетании масштабов исследования полей тектонических и сейсмотектонических деформаций может быть выявлена их достаточно тесная взаимосвязь.

Эти представления в какой-то мере подтверждаются решением обратной задачи: восстановлением направления смещения по геологическим разломам в поле тензора СТД, вычисленного по данным механизмов очагов землетрясений, возникших вблизи разлома. Процедура расчета сводится к преобразованию тензора СТД от системы координат, связанной с его главными осями, к локальной системе координат, заданной положением плоскости фрагмента разлома с известной морфологией. При этом одна ось координат локальной системы должна совпадать с нормалью к плоскости разлома, а две другие - лежать в плоскости разлома и соответствовать его простиранию и падению. Формулы такого преобразования одной системы координат в другую широко известны и здесь не приводятся. По компонентам тензора в локальной системе координат определялись направления горизонтального смещения крыльев фрагмента разлома, направления погружения его плоскости и характер деформации вкрест линии простирания (укорочение или удлинение). Полученная таким образом «сейсмотектоническая» кинематика разломов сопоставлялась с геолого-геоморфологическим данным.

На рис. 23 приведено схематическое изображение Дарваз-Алайской и Сурхоб-Илякской зон разломов, ограничены области возникновения землетрясений, по сумме тензоров сейсмических моментов которых оценивалась кинематика указанных зон, и приведены рассчитанные кинематические параметры. В большинстве случаев «сейсмотектоническая» кинематика разломов соответствует геолого-геоморфологическим данным. Так, сегменты Дарваз-Алайской зоны меридионального и северовосточного простираний (участки 1-3) оказались левым сдвигом с переменной по направлению взбросовой компонентой, а восточная часть Сурхоб-Илякской зоны (участок 4) – сочетанием правого сдвига с умеренным надвиганием. Вместе с тем, не находит геологических подтверждений рассчитанный правый сдвиг на восточном, субширотном, отрезке Дарваз-Алайской зоны (участки 5 и 6), хотя сопровождающее его надвигание южного крыла геологически обосновано (см. главу 1). На Памире выявлен левый сдвиг вдоль скрытой зоны сейсмотектонических деформаций север-северовосточного простирания (участок 7). Таким образом, рассмотренный подход к оценке кинематики активных разломов со значительной долей вероят-



Рис. 23. Кинематика крупнейших разломов Памира и прилегающих территорий по данным о сейсмотектонической деформации

Figure 23. Kinematics of major active faults in the Pamirs and the adjacent areas by the STD data

ности дает достоверный результат, и им можно пользоваться в тех случаях, когда прямые наблюдения смещений не проводились или ненадежны.

### 4.4. Сейсмотектонические деформации земной коры Гиссарской долины и ее горного обрамления

Еще более детальные исследования поля СТД земной коры выполнены на площади, ограниченной координатами 38°-39° с.ш. и 68°30'-70°15' в.д. Район включает центральную и северную части Афгано-Таджикской впадины, Гиссарскую долину и ее горное обрамление. Исследования проводились на региональном и локальных уровнях.

На региональном уровне был исследован характер деформирования всего района как целого макроскопического объема. Тензор деформаций был получен путем суммирования сейсмических моментов 34 землетрясений с M ≥ 5. Как показано в работе О.В.Соболевой [1988], параметры его устойчивы в пространстве и времени, т.е. в пределах района исследований тензор описывает региональную деформацию. Характер этой деформации близок к чистому сдвигу (коэффициент Лоде-Надаи равен 0,17), т.е. совокупность подвижек в очагах землетрясений приводит к сокращению горизонтального размера сейсмоактивного слоя земной коры в пределах границ района в направлении ЮВ-СЗ (Az = 322°) и почти равноценному его утолщению с незначительным удлинением в направлении ЮЗ-СВ. Величина сейсмотектонической деформации вдоль главных осей имеет порядок 0,1 х 10<sup>-8</sup>. Плоскости максимальных сдвигов (сколов) имеют крутое падение и простираются в направлениях ЮЗ-СВ и субширотном.

Локальные поля СТД рассчитаны для двух масштабных уровней. Поле первого масштабного уровня, характеризующее деформацию отдельных участков всего сейсмоактивного слоя, рассчитано по данным о землетрясениях с M=2.8-5.0, объемы суммирования тензоров сейсмических моментов равнялись 30х30х30 км<sup>3</sup>. Поле второго уровня, характеризующее деформацию отдельных сейсмоактивных горизонтов мощностью 5 км каждый, рассчитано по данным о землетрясениях с M=2.8-3.5, объемы суммирования равнялись 22x22x5 км<sup>3</sup>. В обоих случаях ячейки перекрывались на 0,5 линейного размера по широте и долготе.

Параметры деформационного поля первого масштабного уровня показаны на рис. 24. Здесь видно, что траектории максимального укорочения выдерживают субгоризонтальную ориентировку в направлении ЮВ–СЗ почти во всем районе, за исключением северо-восточной его части, где траектории как бы фокусируются. Траектории максимального удлинения ориентированы более разнообразно: они резко меняют свое направление в плане и, кроме того, меняют наклон от субгоризонтального до субертикального. Линии максимальных сдвигов образуют сетку с четырьмя преимущественными направлениями.

При сопоставлении полученных полей СТД с геотектоническими особенностями района можно заметить следующее. Характер региональной деформации земной коры, по-видимому, определяется тем, что относительно мягкие и пластичные породы Таджикской депрессии, будучи зажатыми между жесткими блоками южного Тянь-Шаня с севера и Памира с юго-востока, как бы сокращаются в направлении движения Памира и вспучиваются, растекаясь при этом в направлении ЮЗ-СВ. Ориентировка плоскостей максимальных сдвигов (сколов) при региональных деформациях совпадает с простиранием основных геологических разломов (Гиссаро-Кокшаальского и Илякско-Вахшского), которые в пределах района имеют субширотную и северо-восточную направленность.

На таком фоне региональных деформаций развивается сложная структура локальных полей, которые далеко не всегда удается однозначно интерпретировать, однако некоторые их особенности объяснить можно. Наиболее интересной особенностью локального поля является фокусировка траекторий максимального укорочения в северо-восточной части района. В пределах этого участка сочленяются геологические нарушения различного порядка. Здесь Гиссаро-Кокшаальский разлом резко сближается с Илякско-Вахшским, к которому с юга причленяются более мелкие Гулизинданский и Ионахшский разломы. Вдоль Илякско-Вахшского надвига, на западе пересекая его, протягивается Сурхоб-Илякская зона молодых нарушений, возможно, являющаяся более глубинным образованием. С севера к этому узлу примыкают мелкие разрывные нарушения, увеличивая его раздробленность.

По-видимому, сочетание разнонаправленных нарушений, различающихся глубиной наибольшей позднечетвертичной активности, и объясняет сложный характер траекторий. Тем не менее, несмотря



Рис. 24. Траектории максимального укорочения и удлинения (а) и направление линий максимальных сдвиговых деформаций (б) при сейсмотектоническом деформировании сейсмоактивного слоя земной коры на фоне активных разломов Гиссарской долины и ее горного обрамления

1 - близгоризонтальное укорочение; 2 - близгоризонтальное удлинение; 3 - близвертикальное удлинение

Figure 24. Trajectories of maximum shortening and lengthening (a) and alignment of maximum shear deformation (6) in the STD field of the whole seismically active layer of the Earth's crust and active faults in the Ghissar Valley and its mountain surrounding

(1) near-horizontal shortening; (2) near-horizontal lengthening; (3) near-vertical lengthening

на сильную раздробленность этого участка, направление линий максимальных сдвигов не является беспорядочным, а повторяет конфигурацию поверхностных линий разрывных нарушений. Такую же согласованность направлений линий максимальных сдвигов и простирания геологических нарушений можно заметить на всем протяжении Гулизинданского и Ионахшского разломов, на центральном участке Илякского разлома и на некоторых участках разрывных нарушений юго-западной части района. Интересно отметить, что Гиссаро-Кокшаальский разлом в поле максимальных сдвигов не прослеживается вовсе. Его влияние заметно сказывается лишь на форме траекторий главных



Рис. 25. Траектории главных осей сейсмотектонической деформации в различных слоях земной коры на фоне активных разломов Гиссарской долины и ее горного обрамления: а – 0–4 км; б – 5–9 км; в – 10–14 км; г – 15–30 км

*1*, 2 – максимальное укорочение: 1 – близгоризонтальное, 2 – близвертикальное; 3, 4 – максимальное удлинение: 3 – близгоризонтальное, 4 – близвертикальное

Figure 25. Trajectories of main axes of the STD in different layers of the Earth's crust (a - 0 - 4 km, 6 - 5 - 9 km, B - 10 - 14 km, and r - 15 - 30 km) and active faults in the Ghissar Valley and its mountain surrounding

(1, 2) maximum shortening: (1) near-horizontal, (2) near-vertical; (3, 4) maximum lengthening: (3) near-horizontal, (4) near-vertical

деформаций: при переходе через зону разлома они изменяют направление с диагонального на субмеридиональное или субширотное.

Параметры деформационных полей второго масштабного уровня показаны на рис. 25–27. Несмотря на некоторое сходство общего вида деформационных полей, их структура на разных глубинах достаточно сильно различается, причем с увеличением глубины они не становятся более однородными. Одни особенности проявляются только в некоторых интервалах глубин, другие – во всех. Так, отмеченная выше фокусировка траекторий главных деформаций вблизи зоны сочленения разломов наблюдается в той или иной степени во всех интервалах глубин (см. рис. 25), но характер ее с глубиной меняется и сама область фокусировки несколько смещается. В верхнем слое земной коры (от 0 до 4 км) появляется еще одна область фокусировки траекторий, расположенная в центральной части района. Эта аномалия исчезает в следующем слое и вновь появляется на глубинах 10–14 км. Траектории как бы стягиваются к линии Гулизинданского разлома, имеющего здесь в плане сложную *S*-образную форму.

Карты коэффициентов Лоде-Надаи (см. рис. 26) показывают, что соотношения между величинами главных деформаций еще более дифференцированы, чем их траектории, и изменяются даже в пределах областей с одинаковым направлением последних. Наиболее разнообразно площадное распределение коэффициентов в верхнем слое. С увеличением глубины картина становится более упорядоченной и однородные зоны как бы вытягиваются вдоль линий геологических разломов.

Поле линий максимальных сдвигов (см. рис. 27) также достаточно сложно, однако в его структуре



Рис. 26. Распределение коэффициента Лоде-Надаи в различных слоях земной коры на фоне активных разломов Гиссарской долины и ее горного обрамления: а – 0–4 км; б – 5–9 км; в – 10–14 км; г – 15–30 км *I* – преимущественное одноосное укорочение, 2 – деформация чистого сдвига, 3 – преимущественное одноосное удлинение

Figure 26. Values of the Lode-Nadai coefficient in different layers of the Earth's crust (a - 0-4 km, 6 - 5-9 km, B - 10-14 km, and r - 15-30 km) and active faults in the Ghissar Valley and its mountain surrounding

(1) mainly one-axis shortening; (2) shear deformation; (3) mainly one-axis lengthening

на разных глубинах можно выделить как сходные, так и отличные черты. Предположение, что геологические разломы имеют или вертикальное, или довольно крутое падение позволило сопоставить поле линий максимальных сдвигов (сколов) на разных глубинах с простиранием поверхностных линий геологических разломов. Оказалось, что на разных глубинах в поле максимальных сдвигов проявляются различные участки разломов, и только на глубинах 15 км и более прослеживаются практически на всем протяжении Илякско-Вахшский и Гиссаро-Кокшаальский разломы и на значительной части – Ионахшский и Гулизинданский. Возможно, такие соответствия являются показателем современной активности различных участков разломов и свидетельствуют о неоднородности этого их параметра как вдоль простирания, так и на глубину. Различия же в характере деформационных полей на разных глубинах подтверждают тектоническую расслоенность литосферы, проявляющуюся не только в глубинных, но и в верхних слоях земной коры.

#### 4.5. Иерархия полей сейсмотектонической деформации

Проанализируем деформационные поля, полученные при разной степени осреднения сейсмических моментов землетрясений, с точки зрения иерархических свойств среды, исходя при этом из следующих предпосылок. Характер деформирования реальной геологической среды определяется многими факторами, связанными с процессами различной природы. Одни из них региональны и действуют длительное время, другие локальны и кратковременны. Локальные условия накладываются на более общие процессы и, в принципе, могут им не всегда соответствовать. Взаимодействие таких разномасштабных факторов создает сложные иерархические структуры тектонических напряжений и связанных с ними деформаций [Николаев, 1978; Осокина, Цветкова, 1980].



Рис. 27. Направления действия максимальных сдвиговых деформаций в различных слоях земной коры на фоне активных разломов Гиссарской долины и ее горного обрамления: а – 0–4 км; 6 – 5–9 км; в – 10–14 км; г – 15–30 км

Figure 27. Alignment of maximum shear deformation in different layers of the Earth's crust (a -0-4 km, 6-5-9 km, B-10-14 km, and r-15-30 km) and active faults in the Ghissar Valley and its mountain surrounding

Иерархия предполагает существование совокупности признаков, качественно характеризующих однородность поля. При этом поле оказывается однородным только при определенном масштабе рассмотрения, позволяющем выявить его интегральные характеристики, отбросив особенности меньшего порядка. При переходе же к более детальному изучению значимость таких особенностей возрастает и поле может оказаться неоднородным. В свою очередь, в пределах этого поля присутствуют однородные участки, но уже с иными характерными размерами.

Различают два типа иерархии: «иерархию масштабов» и «иерархию уровней» [Мячкин и др., 1982]. Иерархия масштабов – это существование локальных полей, разобщенных в пространстве и возникающих в окрестности неоднородностей различного размера. Иерархия уровней – это совокупность одновременно существующих в одном и том же объеме как бы «вложенных» одно в другое полей различного размера.

Многочисленные натурные и модельные исследования свидетельствуют, что свойства иерархических систем присущи многим процессам, происходящим в геологической среде [Гзовский, 1975; Николаев, 1982; Осокина, 1986; Садовский и др., 1987]. Естественно полагать, что деформационные поля, возникающие в земной коре при землетрясениях (сейсмотектонические деформации), не являются исключением и также обладают этими свойствами. Эти достаточно общие положения хорошо иллюстрируются описанным выше характером полей СТД Памира, Афгано-Таджикской депрессии и Южного Тянь-Шаня, полученным по землетрясениям разной величины и при различных масштабах осреднения.

Напомним, что региональное поле СТД по данным о наиболее сильных землетрясениях характеризуется здесь юго-восточной ориентировкой максимального укорочения и субширотным и северовосток – юго-западным простиранием плоскостей максимальных сдвигов. Эти направления не только хорошо согласуются с геотектонической обстановкой в пределах региона, но и отражают генеральный структурный план всего Центрально-Азиатского орогенического пояса [Макаров и др., 1982].



Рис. 28. График фрактальной размерности тензора сейсмотектонических деформаций

По оси абсцисс – линейный размер квадратной площадки, для которой вычислялись параметры тензора СТД, по оси ординат – число площадок с одинаковой ориентировкой тензора

Figure 28. Diagram of the hierarchical structure of the STD tensor

Linear sizes of the square cells, used for calculation of the STD tensor parameters, are shown in the X-axis. Number of cells with the same tensor orientation is shown in the Y-axis

Пространственная структура поля СТД представляет собой совокупность локальных полей, чьи характеристики зависят от масштаба осреднения. Естественно, что поле первого масштабного уровня более сглажено, чем поле второго уровня, которое обладает целым рядом особенностей, не проявляющихся при осреднении по большим объемам.

Однако, несмотря на различие разномасштабных полей, средние по площади ориентировки осей главных деформаций сходны между собой и близки к направлениям осей в региональном поле [Соболева, 1988]. Кроме того, есть характерные черты, проявляющиеся при любом масштабе осреднения. В частности, это ориентировка максимального укорочения в направлении ЮВ–СЗ, совпадающая с фоновым сжатием, соответствие линий максимальных сдвигов простиранию отдельных фрагментов геологических разломов и влияние геологических разломов на структуру поля траекторий главных деформаций.

Для того, чтобы понять причину стабильности некоторых параметров разномасштабных полей СТД, воспользуемся графиками дробной (фрактальной) размерности [Mandelbrot, 1982]. Смысл ее сводится к тому, что если каждому элементу с каким-либо характерным признаком на одном масштабном уровне соответствует определенное число (не обязательно целое) аналогичных элементов на другом уровне и зависимость числа элементов от их размера в двойном логарифмическом масштабе прямолинейна, то такая система обладает иерархическими свойствами. Классическими примерами таких систем в сейсмологии являются график повторяемости землетрясений и распределение сейсмичности по поверхности Земли [Садовский и др., 1984].

При анализе полей СТД разных масштабных уровней [Соболева, 1988] был построен график зависимости числа ячеек с одинаковой (в заданных пределах) ориентировкой осей главных деформаций от размера ячейки осреднения (рис. 28). Оказалось, что график остается прямолинейным в довольно большом диапазоне размеров (от 9х9 км<sup>2</sup> до 76х76 км<sup>2</sup>). Это означает, что каждой ячейке осреднения на определенном масштабном уровне соответствует одинаковое, в данном случае достаточно большое, число ячеек с такой же ориентировкой осей на соседнем уровне. Как показал простой подсчет, в пределах таких ячеек каждый раз сосредоточивается от 70 до 90 % землетрясений.

Все вышеприведенные рассуждения показывают, что поля СТД образуют иерархическую пирамиду и, будучи очень сложными при малых объемах осреднения, сглаживаются и упрощаются по мере увеличения объемов. Средние характеристики локальных полей на всех масштабных уровнях отражают направленность региональных деформаций, которые, в свою очередь, согласуются с генеральным структурным планом всего Центрально-Азиатского орогенического пояса.

## Глава 5

# Сопоставление результатов расчетов параметров современной геодинамики региона

Оси главного укорочения С3 в поле тензоров СТД простираются, в основном, примерно в направлении север-юг, т.е. согласуются с генеральным направлением осей М<sub>3</sub> современной тектонической деформации. Однако наблюдаются существенные различия их ориентировок на восточном фланге Цайдама, в восточном Тянь-Шане, Восточных Саянах, южной части Каспийского моря и центральной части Черного моря. Ориентировки главного удлинения  $C_1$  и промежуточной оси  $C_2$  в поле СТД более разнообразны, чем ориентировки осей  $M_1$  и  $M_2$ в поле тектонической деформации. Эти различия возникают частично за счет недостатка данных и из-за ошибок в первичном материале, а частично за счет короткого периода инструментальных сейсмологических наблюдений по сравнению с периодом усреднения данных об активных разломах - поздним плейстоценом и голоценом. Кроме того, некоторые землетрясения связаны с вторичными небольшими разломами, которые не были идентифицированы и не принимались во внимание при расчете современной тектонической деформации.

Вместе с тем, выявляются и принципиальные различия между параметрами современной тектонической деформации и СТД региона, обусловленные, по меньшей мере, тремя обстоятельствами.

Во-первых, как отмечалось в главе 3, вариации восстанавливаемого нами поля современной тектонической деформации зависят не только от общего характера распределения упругой деформации в регионе, но и от неоднородности геологической среды. Поскольку неоднородность среды с глубиной убывает, можно думать, что подобные отклонения от идеального поля более присущи современной тектонической деформации, которая восстановливалась по параметрам разломов, выявленным на земной поверхности, чем СТД, регистрирующей деформационное поле в недрах земной коры. Можно ожидать также, что изменения положения (а точнее, наименования) осей трехосной деформации не столь заметно отразятся на ориентировке эллипса деформации, получаемого сечением эллипсоида горизонтальной плоскостью, т.е. на направлениях относительного укорочения и удлинения в горизонтальной плоскости. Об ориентировке такого эллипса дает представление выполненный в работе расчет направлений осей обобщенноплоской деформации. Сравнение направлений этих осей у современной тектонической и СТД показало, что они более сходны друг с другом, чем направления главных осей соответствующих трехосных эллипсоидов деформации.

Во-вторых, коровый сейсмогенезис – сложный процесс, и его характер зависит не только от относительного смещения плит и блоков земной коры, но и от других причин, в частности, от плотностных неоднородностей земной коры и изменений объема горных пород в связи с их вещественными преобразованиями (например, переходом оливина в серпентин). Указанные неоднородности и преобразования способны локально исказить региональное поле упругой деформации и явиться дополнительным энергетическим источником землетрясений [Иванова, Трифонов, 1993, 1998]. Эти локальные факторы действуют в наибольшей мере в направлении силы тяжести и потому сказываются прежде всего на вертикальной компоненте сейсмогенных подвижек.

Предпринятое нами исследование Северо-Анатолийской существенно правосдвиговой активной зоны показало, что сейсмогенные подвижки при современных и исторических землетрясениях, как правило, сохраняют преобладание правосдвиговых смещений, но при этом имеют большую вертикальную компоненту, чем суммарное четвертичное смещение по этой зоне. В Эрзинджанском сегменте Северо-Анатолийской зоны суммарная сейсмогенная подвижка за последний сейсмический цикл оказалась даже больше той, которая следует из средней скорости четвертичных перемещений, причем эта прибавка обязана вертикальной компоненте движений, вероятно, обусловленной действием упомянутых локальных процессов [Trifonov, Karakhanian, Assaturian, Ivanova, 1994; Иванова, Трифонов, 1998].

В-третьих, активные разломы отражают на земной поверхности некий интегральный эффект разноглубинных деформаций земной коры, в который решающий вклад вносят деформации близповерхностных слоев. СТД, рассчитываемая как эффект коровых землетрясений в том или ином участке земной коры без их разделений по глубинам, также является интегральной характеристикой, в которую более существенный вклад (по сравнению с разломами поверхности) вносят тектонические процессы в недрах земной коры. Исследования СТД в районе Памира и Афгано-Таджикской депрессии, особенно детальные в ее северной части, показали различия СТД на разных глубинах коры. И это обстоятельство, отражающее ее тектоническую расслоенность, также вносит вклад в различия сейсмотектонической и современной тектонической деформации, рассчитанной по данным об активных разломах.

Последнее обстоятельство делает особенно интересным сопоставление двух обсуждаемых источников данных о современных деформациях земной коры с третьим источником – данными повторных геодезических наблюдений. Они отражают деформацию земной поверхности и в этом смысле ближе к деформационному эффекту подвижек по активным разломам, также регистрируемых на земной поверхности. Но по ограниченной длительности эпохи наблюдений они ближе к сейсмологическим данным. Прежде повторные геодезические наблюдения в геодинамических целях проводились наземной техникой и, если иметь в виду не только вертикальную, но и горизонтальную компоненты перемещений, ограничивались немногими исследовательскими полигонами. С распространением космогеодезических наблюдений техникой GPS возможности регистрации современных деформаций поверхности существенно расширились. Пока они не охватили весь рассматриваемый регион с такой же детальностью, какую дают изучение активных разломов и определения механизмов очагов землетрясений, но некоторые важные результаты получены.

В Памиро-Гималайском сечении Альпийско-Гималайского пояса выполнены космогеодезические наблюдения на отдельных сетях, не связанных воедино. Но, будучи дополнены данными наземных угловых и светодальномерных наблюдений в крупнейших активных зонах, они дают возможность предварительно оценить основные параметры современной деформации земной поверхности. В Тянь-Шане в 1992–1995 гг. были выполнены два и местами более циклов GPS-наблюдений на сетях двух уровней. Региональная сеть, созданная учеными Германии, Казахстана, Киргизии, России и Узбекистана, охватила весь «постсоветский» Тянь-Шань до китайской границы, заходя на севере в относительно стабильные предгорные впадины и возвышенности, а на юго-западе – в Афгано-Таджикскую депрессию. Две более локальные сети, созданные учеными Казахстана, Киргизии, России и США, охватили Центральный Тянь-Шань в пределах Казахстана и Киргизии (до Казахского щита на севере) и северо-западную половину обрамлений зоны Таласо-Ферганского разлома. Из результатов обработки наблюдений [Макаров и др., 1996] вытекает следующее.

На сетях обоих уровней выявлены существенно большие относительные смещения пунктов в Центральном Тянь-Шане (к востоку от Таласо-Ферганского разлома и зоны его влияния), чем в Западном Тянь-Шане. Между северным берегом Иссык-Куля и участком р.Или севернее г.Алматы укорочение составило 5 мм/год. Менее надежные данные (всего два цикла наблюдений) по более южной части Центрального Тянь-Шаня показали, что скорости перемещения пунктов в северных румбах на юге возрастают, на основе чего можно предположить поперечное укорочение Центрального Тянь-Шаня до 15 мм/год [Hager et al., 1996] и даже 20 мм/год [Abdrakhmatov et al., 1996]. В Западном Тянь-Шане векторы выявленных смещений пунктов невелики по величине и более разнообразны по направлению. Если его поперечное сокращение сейчас и имеет место, то его скорость не превышает 5 мм/год. В

зоне Таласо-Ферганского разлома можно предположить небольшую (порядка 1 мм/год) правосдвиговую деформацию [Зубович, 2001]. Сусамырское землетрясение 19 августа 1992 г. (*M*=7,3), произошедшее во время первого цикла наблюдений на региональной сети, вызвало последующую деформацию, охватившую территорию более 400 км. На базисных линиях как Западного Тянь-Шаня, так и северной части Центрального Тянь-Шаня на фоне поперечного укорочения 19 августа 1992 г. имел место пик кратковременного увеличения длин линий [Макаров и др., 1996].

Уникальные по продолжительности наземные повторные геодезические наблюдения в районе пос. Гарм на границе Памира и Тянь-Шаня убедительно установили их сближение со скоростью около 20 мм/год [Pevnev et al., 1975; Кучай и др., 1978; Гусева и др., 1993]. Западнее, вдоль южного склона Тянь-Шаня, величина поперечного укорочения уменьшается до 10 мм/год [Никонов, 1988]. Вместе с тем, юго-восточнее Гарма выявлены левосдвиговые деформации вдоль Дарваз-Алайской зоны, а между ней и южным флангом Тянь-Шаня выжимание горных масс к западу от области наибольшего поперечного укорочения со скоростями до 30 мм/год в хребте Петра Первого [Гусева и др., 1993] и до 20 мм/год в Вахшском хребте [Певнев и др., 1978]. Восточнее зоны Памиро-Каракорумского разлома, на западе Куньлуня и Тибета, по результатам франко-китайских космогеодезических наблюдений, сообщалось о суммарном субмеридиональном укорочении до 17 мм/год.

На южном фланге Гималаев К.С.Валдия [Valdiya, 1986] по комплексу геологических, сейсмологических и геодезических данных предположил субмеридиональное горизонтальное укорочение в 15-25 мм/год. Его большая часть (10-15 мм/год) приходится на Фронтальный надвиг и меньшая (5-7 мм/год) – на Главный пограничный разлом. Геодезические наблюдения 1974-1979 гг. в зоне Фронтального надвига западнее г.Дехрадуна обнаружили укорочение до 5,6 мм/год, а наблюдения 1965-1976 гг. в зоне Главного пограничного разлома севернее г.Амбалы – укорочение на 4,7-5,7 мм/год. По этим геодезическим данным величину укорочения в 10-15 мм/год можно признать для южного фланга Гималаев минимальной.

Для оценки минимального поперечного укорочения коллизионного пояса в Памиро-Гималайском сечении необходимо суммировать укорочение в разных продольных зонах: предгорьях Гималаев, зоне сочленения Памира и Тянь-Шаня и Западном Тянь-Шане, дополнив их эффектом перемещения по Дарваз-Алайской зоне и выжимания горных масс между ней и южным фронтом Тянь-Шаня к западу. Получается цифра около 5 см/год. Подобное суммирование в более восточном сечении (от Гималаев через Западный Тибет на Центральный Тянь-Шань) дает величину 4–5 см/год. Цифры близки одна к другой и соизмеримы с оценкой поперечного укорочения пояса по данным об активных разломах с поправкой на эффект современного складкообразования.

Что же касается геодезических данных о современных вертикальных движениях, то наиболее интересны результаты повторного нивелирования Тибета и его обрамлений [Zhang Qingsong, Zhou Yaofei et al., 1991]. Скорости воздымания составляют 1-7 мм/год в Западном и Центральном Куньлуне и 3-4 мм/год на северо-восточном обрамлении Тибета. В пределах плато они возрастают от 1-8 на севере до 5-11 мм/год на юге вблизи Гималаев, составляя в среднем 5,8 мм/год. Интенсивное воздымание Тибета началось 2,4-2,8 млн лет назад и составило 2500-3600 м; одновременно Куньлунь поднялся на 2600-3100 м, а впадины к северу и северо-востоку от плато – примерно на 1300 м [Li Jijun, 1991; Morner, 1991; Zhang Qingsong, Li Bingyuan et al., 1991; Zhu Yunzhu et al., 1991]. Это дает среднюю скорость подъема Тибета 1-1,5 мм/год и Куньлуня – 1–1,2 мм/год. Но воздымание происходило неравномерно: выделены этапы его усиления, причем интенсивность подъема от этапа к этапу возрастала. Последний из них отнесен к позднему плейстоцену и голоцену (возможно, начиная с конца среднего плейстоцена), и в течение него скорость воздымания могла достигать нескольких миллиметров в год, местами - 10 мм/год [Li Jijun, 1991; Min Longrui, Yin Zhanguo, 1991; Zhang Qingsong, Li Bingyuan et al., 1991]. Иначе говоря, она оказалась соизмеримой с геодезически определенной скоростью современного подъема. Такое соотношение скорее является исключением, чем правилом, поскольку во многих активных зонах рассматриваемой части Альпийско-Гималайского пояса геодезически определенная скорость вертикальных движений многократно превосходит среднюю скорость позднечетвертичных движений [Карта современных вертикальных движений..., 1992].

В последние годы космогеодезические наблюдения техникой GPS выполнены и в Кавказско-Аравийском сечении коллизионного пояса, где они увязаны в единую систему [Drewes, Geiss, 1990; Oral et al., 1991; Reilinger, Barka, 1997; Макаров и др., 1996; Шевченко и др., 1999; McClusky et al., 2000]. В конце 80-х годов учеными Германии, Греции, Египта, Израиля и США (проект Вегенер) были выполнены GPS-измерения на участке пояса от Африканской и Аравийской плит до Анатолии и Эгейского региона [Drewes, Geiss, 1990; Oral et al., 1991]. Полученные результаты, увязанные с движениями Западного Средиземноморья относительно стабильной части Европейского континента, показали: северный дрейф Аравийской плиты со скоростями не менее 20 мм/год; существенно меньшую скорость дрейфа Африканской плиты; дугообразный (северо-западный на востоке, западный в центре и юго-юго-западный в Эгейском регионе) дрейф Анатолийской плиты вдоль Северо-Анатолийской зоны со скоростями более 20 мм/год, а на берегах и островах Эгейского моря – до 40 мм/год. В итоге по Крито-Эллинской дуге было установлено встречное перемещение, причем скорость субдукции Африканской плиты уступала скорости надвигания Эгейского региона Евразии.

Эти результаты были позднее уточнены [Reilinger, Barka, 1997]. Будучи приведенными к изменениям положения относительно пункта Онсала в Швеции, уточненные данные, дополненные анализом результатов SLR-измерений, показали возрастание скорости вращения Анатолийской плиты с востока на запад от 20 до 35 мм/год. Севернее Северо-Анатолийской зоны, на черноморском побережье, смещения пунктов разнонаправлены и их небольшие величины не выходят за пределы возможных ошибок измерений. Средняя скорость правосдвиговых перемещений вдоль Северо-Анатолийской зоны была оценена в 26 мм/год. На отдельных участках разлома она частично или полностью снимается крипом, а в других местах, накапливаясь в виде упругой деформации, периодически реализуется редкими сильными землетрясениями и сейсмогенными подвижками [Ambraseys, 1970; Trifonov, 2000b]. XX век явился для Северо-Анатолийской зоны пиком активности в течение сейсмического цикла [Ambraseys, 1988, 1989]. Вклад сейсмичности в многовековую тектоническую деформацию достиг 80-250 % [Jackson, McKenzie, 1988]. Будучи пересчитанным на весь 300-летний цикл, этот вклад составил 30-100 % [Trifonov, 2000b]. Иначе говоря, накапливаемая в зоне разлома деформация, регистрируемая GPS-измерениями, действительно, местами снимается крипом, а местами целиком приходится на редкие и сильные сейсмогенные подвижки.

В 90-е годы ученые Армении, Грузии, России и США выполнили от двух до четырех циклов GPSизмерений на пунктах Большого и Малого Кавказа [Макаров и др., 1996; Шевченко и др., 1999; McClusky et al., 2000]. Результаты измерений были приведены к пункту Онсала и объединены с измерениями в более южных и западных частях пояса в единую систему. Вместе с тем, движения пунктов Кавказа были пересчитаны относительно положения Зеленчукской обсерватории на северном склоне Центрального Кавказа. Пункты, расположенные на Большом Кавказе, дали, как правило, небольшие величины деформации (обычно уступающие возможным ошибкам измерений) при существенном разбросе направлений перемещений относительно пункта Зеленчук. Будучи пересчитанными на пункт Онсала, они показали перемещения в северных румбах. Относительно большие величины смещений (около 8 мм/год относительно Зеленчука) дали пункты Геленджик на Черном море и Дубки в Дагестане, причем направления их перемещений вдоль Кавказа, соответственно, на северо-запад и юго-восток. Это может свидетельствовать о продольном удлинении Кавказа при его поперечном тектоническом сплющивании.

В зоне надвигов южного склона Большого Кавказа скорости перемещений возрастают и далее к югу, включая северный надвиговый фронт Малого Кавказа, достигают относительно пункта Онсала **6-8** мм/год в северо-северо-восточном направлении. Пункты, расположенные к югу от Северо-Армянской дуги активных разломов, дали устойчивые смещения в тех же направлениях со скоростями движения до 12 мм/год [Шевченко и др., 1999; МсClusky et al., 2000].

Для области Аравийско-Кавказского сочленения был выполнен перерасчет векторов движений относительно фиксированной северной части Аравийской плиты [McClusky et al., 2000]. Он показал небольшие перемещения пунктов прилегающей части Анатолийской плиты на юго-запад, причем скорости перемещений, не превышающие 4-8 мм/год непосредственно возле Восточно-Анатолийской зоны разломов, северо-западнее возрастают до 8-12 мм/год, тогда как пункты, расположенные к югу от Восточно-Анатолийской зоны и западнее ее сочленения с Левантской зоной, дали перемещение в южных румбах со скоростями 4-5 мм/год. Это интерпретировалось цитируемыми авторами как вращение Анатолийской плиты относительно Аравийской против часовой стрелки с центром внутри последней (примерно 33° с.ш., 40° в.д.) и левый сдвиг вдоль Восточно-Анатолийской зоны со скоростью около 9 мм/год. Однако изменение величин скоростей с удалением от этой зоны позволяет говорить, по нашему мнению, не о компактном сдвиге, а о полосе сдвиговых деформаций шириной не менее 100 км, в которой на долю собственно Восточно-Анатолийской зоны приходится лишь 4-8 мм/год, что соответствует геологически установленной скорости плиоцен-четвертичного сдвига. Современный левый сдвиг можно предполагать и вдоль Левантской зоны, причем скорость его (4-5 мм/год) также близка к скорости позднечетвертичных и плиоцен-четвертичных перемещений, установленной по геологическим данным [Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, 1994; Трифонов, 1999].

Подобный перерасчет векторов движений Анатолийско-Эгейского региона относительно фиксированной восточной части Анатолийской плиты [McClusky et al., 2000] показал ее вращение против часовой стрелки вдоль дуги, примерно совпадающей с Северо-Анатолийской и продолжающей ее Северо-Эгейской зонами разломов, с полюсом на Африканской плите возле г.Порт-Саида (31° с.ш., 32° в.д.). Все пункты севернее дуги при таком перерасчете испытывают параллельный дуге восточный дрейф со скоростями 20-25 мм/год, причем скорости возрастают с удалением от указанных зон разломов. Таким образом, и в этом случае правильнее говорить не о компактной зоне правого сдвига со скоростью около 24 мм/год. а о широкой (до 100 км) зоне сдвиговых деформаций, в которой собственно на зону сдвига приходится около 20 мм/год, а в центральной части Северо-Анатолийской зоны не более 15 мм/год, поскольку восточный дрейф там показывают и пункты, расположенные непосредственно к югу от зоны разлома. Это, согласуется с оценкой скорости плиоцен-четвертичных перемещений вдоль Северо-Анатолийской зоны по геолого-геоморфологическим данным [Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, 1994; Трифонов, 1999]. Результаты, полученные для обеих крупных активных зон Анатолии, указывают на присутствие квазинепрерывной составляющей сдвиговой деформации, которая рассеяна в широком приразломной полосе и не обнаруживается геологическими наблюдениями. На ее долю в Восточно-Анатолийской зоне может приходиться до 30 %, а в Северо-Анатолийской зоне – 20–25 % суммарной сдвиговой деформации.

Вместе с тем, при перерасчете сохраняется переменчивое по скоростям и достигающее на юге б-8 мм/год перемещение пунктов на островах и побережьях Эгейского моря. Цитируемые авторы [McClusky et al., 2000] интерпретировали это как сочетание вращения с растяжением северных побережий моря и более быстрое перемещение к югу обособленной Эгейской плиты. По нашему мнению, постепенное возрастание скоростей в Эгейском регионе с севера на юг не дает оснований для такого обособления: во всей Эгейской впадине, как западной части Анатолийской плиты, ее дрейф сопровождается меридиональным растяжением и удлинением, причиной которых нам представляется наложение на дрейф деформационного эффекта подъема мантийного диапира [Трифонов, 1999]. Вызываемое взаимодействием указанных факторов надвигание Эгейского региона, в свою очередь, сочетается с встречным дрейфом Африканской плиты со скоростями 5-7 мм/год относительно Европы. В итоге суммарная скорость сближения Евразийско-Анатолийских и Африканских горных масс достигает в Крито-Эллинской дуге 40 мм/год.

Таким образом, результаты космогеодезических измерений горизонтальных перемещений и в этом случае, как и в Памиро-Гималайском сечении пояса, в значительной мере совпадают с результатами изучения активных разломов и расчетов по ним компонент поля скоростей деформации. Космогеодезические измерения дают поперечное укорочение в Аравийско-Кавказском сечении пояса не менее 20 мм/год. Эта деформация реализуется неравномерно, в значительной мере приходясь на крупные зоны разломов – Северо-Анатолийскую, Северо-Армянской дуги, в меньшей мере южного склона Большого Кавказа. Северный дрейф Аравийской плиты сопровождается движением Анатолии на запад, трансформирующимся в Эгейском регионе в юго-югозападный дрейф. Скорость движения возрастает с востока на запад от 20 до 35 мм/год, выражаясь надвиганием Крито-Эллинской дуги на средиземноморские впадины. Но это движение является локальным и не отражает общего сближения Африканской и Евразийской плит, т.е. поперечного укорочения пояса в Средиземноморье. Его скорость не превышает 10 мм/год. Тем самым, подтверждается полученный при анализе активных разломов вывод о скачкообразном уменьшении скорости поперечного укорочения Альпийско-Гималайского пояса с востока на запад. Скачки приходятся на крупные поперечные системы разломов: Чаманско-Дарвазскую и Леванско-Восточно-Анатолийскую.

В этой работе исследованы результаты определения современных деформаций земной коры тремя группами методов: расчет поля тензоров скоростей деформации, основанный на геологогеоморфологическом выявлении, параметризации и картировании активных в позднечетвертичное время разломов; расчет сейсмотектонической деформации путем анализа механизмов и других параметров очагов землетрясений; расчет современной деформации земной поверхности по данным повторных геодезических наблюдений. Две последние группы методов использовались для подобного рода исследований и прежде, а первый метод расчета применен нами впервые.

В качестве объекта исследований мы выбрали сложно построенный и тектонически активный регион центральной части Альпийско-Гималайского коллизионного пояса, охватывающий области взаимодействия Индийской, Аравийской и отчасти Африканской плит с Евразийской плитой. Выбор определялся интенсивностью, сложностью и разнообразием проявлений современной геодинамики в регионе, а также связанными с ними сейсмическими и иными геологическими бедствиями. Полагаем, что использованные нами методические приемы и полученные результаты полезны как для рассмотренного региона, так и для других областей интенсивных современных тектонических процессов и важны для создания сейсмотектонической основы оценки сейсмической опасности (общего и детального сейсморайонирования) и совершенствования теории тектогенеза.

Каждая из трех указанных групп методов определения современной тектонической деформации обладает своими достоинствами и ограничениями. Данные об активных разломах в общем случае дают усредненную для позднего плейстоцена и голоцена картину распределения скоростей деформации без учета межразломных микродеформаций и эффекта синхронной складчатости. Поскольку исследовались проявления разломообразования в тонком приповерхностном слое, доступном для геологогеоморфологических наблюдений, эта картина отражает деформацию верхнего слоя земной коры, как правило, не глубже 15 км. Разработанные авторами приемы дифференциации активных разломов по глубинам наиболее интенсивных движений [Макаров и др., 1982] позволили выделить среди них элементы более глубинной активной тектоники и даже высказать предположения об их кинематике, но не дали возможности оценить величины глубинных деформаций.

Данные о механизмах очагов землетрясений, использованные для оценки СТД, охватывают большие глубины земной коры, чем данные об активных разломах. Хотя «прирашение» анализируемого объема коры невелико (очаги большинства коровых землетрясений расположены на глубинах до 20 км), именно относительно глубинные слои, а не верхние 5-10 км, как при изучении активных разломов, являются основным источником сейсмической энергии. Конечно, в таких подвижных областях с мощным осадочным чехлом, как Афгано-Таджикская депрессия, Юго-Восточный Кавказ или Загрос, наибольшее число землетрясений приходится на глубины 5-10 км, к которым мы относим и деформационный эффект крупных активных разломов, но магнитуды этих землетрясений и соответственно их вклад в СТД на региональном уровне рассмотрения, как правило, невелики. Вместе с тем, учет таких землетрясений позволяет наиболее корректно сравнивать сейсмотектонические деформации на разных уровнях земной коры, выявляя их сходства и различия.

В определении СТД есть существенная трудность. Состоит она в практической невозможности достоверного определения механизмов очагов всех землетрясений крупного региона. В уникальном случае для 28-летнего периода изучения северной части Афгано-Таджикской депрессии удалось определить механизмы очагов 90 % зарегистрированных землетрясений. Обычно же, если исследуется более обширный регион, эта цифра намного меньше. Таким образом, выявленные параметры СТД не характеризуют всю совокупность землетрясений. Поэтому мы сочли возможным опираться лишь на пространственные характеристики СТД (направления главных осей деформации и максимальных сколов, распределение коэффициента Лоде-Надаи), но отказались от оценки ее величины, поскольку это требует не вполне обоснованных, по нашему мнению, экстраполяций полученных результатов на весь объем землетрясений.

Методы повторных геодезических наблюдений характеризуют деформацию земной поверхности. Хотя различными методическими приемами и выбором геологически устойчивых пунктов наблюдений вклад экзогенных влияний (температурные изменения, погодные и другие источники колебаний увлажнения грунта, эрозионные и оползневые процессы, приливные воздействия и т.п.) в результаты наблюдений минимизирован, природа таких деформаций не может быть признана полностью эндогенной. В частности, остаются необъяснимыми существенно (иногда на порядок) большие скорости геодезически измеряемых скоростей вертикальных перемещений по некоторым активным разломам по сравнению со средними скоростями вертикальных перемещений за поздний плейстоцен и голоцен. Возможно, они связаны с короткопериодными колебаниями, наложенными на более слабый по величине деформационный тренд, или с последовательной активизацией отдельных участков структуры – что-то вроде волн деформации, не улавливаемых при усредненном геологическом подходе.

Повторные геодезические наблюдения, как и основанные на инструментальной сейсмологии определения механизмов очагов землетрясений характеризуют деформации последних десятилетий, а если говорить о наиболее прогрессивной в геодезии GPS-технологии, то и того меньше - лишь последних лет, максимум десятилетия. Это не дает возможности учесть вековые изменения хода деформации. Недостаток восполняется, по крайней мере в сейсмологии, привлечением данных об исторической сейсмичности и геологически фиксируемых в активных зонах характеристиках режима их голоценового развития. Однако использование этих данных (в частности, понятия о сейсмическом цикле) для количественной оценки временных вариаций СТД пока не может быть выполнено корректно.

По данным об активных разломах выявлены: общая направленность и локальные вариации ориентировки главных осей поля скоростей современной тектонической деформации, ее концентрация вдоль современных границ основных плит и в меньшей мере вдоль границ микроплит и крупных блоков литосферы. Это указывает на дрейф гондванских плит как основной источник деформации пояса и, вместе с тем, на вызываемое дрейфом сложное течение горных масс как поперек, так и вдоль коллизионного пояса. Сближение гондванских плит с Евразийской плитой происходит в форме вращения с полюсами, расположенными на западе. Поэтому поперечное укорочение пояса больше в области структурно-динамического воздействия Индийской плиты, чем Аравийской и тем более Африканской, причем изменение величины укорочения вдоль пояса происходит скачками, определяя его сегментацию. Границами сегментов служат крупные зоны глубинных разломов северосеверо-восточного простирания. В области сближения Индийской и Евразийской плит современное укорочение составляет по данным об активных разломах около 3 см/год, а в области сближения Аравийской и Евразийской плит близко к 2 см/год. В Средиземноморском сечении пояса оно, повидимому, меньше.

Эти величины неполные, поскольку не включают ют межразломные микродеформации и эффект современного развития складчатости. Мы не видим пока способа оценить микродеформации. Однако космогеодезические измерения техникой GPS показали, что в зонах влияния Северо-Анатолийского и Восточно-Анатолийского разломов, в полосе до 100 км, вклад микродеформаций в суммарный сдвиг достигает 20–30 %. Эта квазинепрерывная составляющая современной тектонической деформации, вероятно, присутствует и вблизи других крупнейших разломов коллизионного пояса.

Вертикальная компонента квазинепрерывной деформации представлена позднечетвертичными складчатыми изгибами. Их локальные проявления в деформациях молодых террас и предгорных поверхностей несомненны, но не прослеживаются с необходимой надежностью на обширных площадях. Потому их трудно учесть в расчетах. Согласно сугубо предварительным оценкам, вклад позднечетвертичной складчатости в современную деформацию в большинстве областей пояса не превышает первых процентов. Лишь в отдельных интенсивно сминаемых зонах, например, в Центральном Загросе, где детальные исследования позволили более надежно оценить вклад складчатости в общее позднечетвертичное укорочение, он достигает 10 и местами 20 %. Опираясь на приведенные оценки, можно в первом приближении принять, что активное разломообразование представляет не менее 70-80 % общей современной деформации приповерхностных слоев земной коры.

Оси главного укорочения С<sub>3</sub> в поле тензоров СТД ориентированы, в основном, субмеридионально, примерно совпадая с генеральным направлением оси М<sub>3</sub> современной тектонической деформации. Однако, как уже отмечалось, наблюдаются существенные различия их ориентировок на восточном фланге Цайдама, в Восточном Тянь-Шане, Восточных Саянах, южной части Каспийского моря и центральной части Черного моря. Ориентировки главного удлинения С<sub>1</sub> и промежуточной оси  $C_2$  в поле СТД более разнообразны, чем ориентировки осей  $M_1$  и  $M_2$  в поле тектонической деформации. Различия несколько сглаживаются, если сравнивать направления осей укорочения и удлинения обобщенно-плоской деформации в близгоризонтальном направлении. Это указывает на движение плит как на главный источник деформации, выраженной современным разломообразованием и сейсмогенезом.

Вместе с тем, сохраняющиеся различия параметров деформации, помимо временных ее вариаций, усредненных при позднечетвертичном разломообразовании, но не учитываемых в СТД, представляющей геологически мгновенный срез процесса, могут объясняться более разнообразной природой сейсмогенеза. С одной стороны, оси максимального сейсмотектонического укорочения чаще, чем оси укорочения, выраженного разломообразованием, ориентированы поперек зон современного складкообразования и связанного с ним горообразования. Вероятно, такая СТД является эффектом землетрясений, возникающих при соскладчатом разломообразовании, не всегда представленном активными нарушениями земной поверхности. С другой стороны, большее разнообразие ориентировок СТД местами связано с вкладом локальных вертикальных смещений, обусловленных не движениями взаимодействующих плит и блоков, а местными источниками деформации, например, вещественными преобразованиями. Наконец, существенную и местами важнейшую роль играет большая, по сравнению с деформационным эффектом активного разломообразования, глубина коровых сейсмических процессов, где параметры упругой деформации, снимаемой землетрясениями, могут отличаться от приповерхностных. В этом проявляется тектоническая расслоенность земной коры подвижного сейсмичного пояса, наглядно продемонстрированная в главе 4 различиями параметров СТД на разных уровнях земной коры Афгано-Таджикской депрессии.

Современная деформация земной поверхности, регистрируемая повторными геодезическими наблюдениями, выполненными, прежде всего, техникой GPS, в региональном масштабе согласуется с параметрами деформации, рассчитанной по данным об активных разломах. Это в большей мере присуще направлениям и величинам укорочения и удлинения вдоль горизонтальной поверхности, чем вертикальной компоненте. Последняя, как отмечалось выше, местами существенно превышает вертикальные смещения и величины деформации за поздний плейстоцен и голоцен. Величины горизонтального укорочения и удлинения рассчитываются по геодезическим наблюдениям с большей точностью, чем по данным об активных разломах. К тому же «геодезические» деформации, определенные в разных частях региона, более сопоставимы между собой, будучи практически одновозрастными в геологическом масштабе времени: они определены в течение последних десятилетий и даже лет. Но это является и их недостатком, поскольку никак не учитывает вековых вариаций деформационного процесса.

Оценивая по результатам GPS-измерений интенсивность движений по крупным зонам разломов, следует иметь в виду, что выявляемые относительные перемещения расположенных в межразломных блоках пунктов наблюдений отражают лишь накопленную деформацию. Она может быть квазипластической, т.е. реализовываться более или менее непрерывно криповым перемещением и серией микроимпульсов, регистрируемых как слабые землетрясения, а может быть упругой и, накапливаясь, приводить к редким, но сильным сейсмогенным подвижкам. Для определения средней скорости перемещений за голоцен и поздний плейстоцен указанное различие в режиме активности разломов не играет роли, поскольку в конечном счете накапливаемая деформация снимается смещением. Но при интерпретации повторных геодезических наблюдений для оценки сейсмической опасности знание режима накопления и снятия деформации приобретает существенное значение.

В целом, результаты, полученные тремя рассматриваемыми группами методов, демонстрируют сложный процесс современного коллизионного деформирования земной коры. Будучи инициирован достаточно простым по кинематике взаимодействием крупных плит, он отражает многоступенчатую трансформацию этих движений в пространственно разнообразную деформацию обширных пространств Альпийско-Гималайского пояса, которая, к тому же, различна на разных глубинах земной коры и, вероятно, испытывает разнопорядковые временные вариации. Последние могут определяться не только эндогенными, но и астрономическими факторами.

Продемонстрированные возможности разных методов определения современной деформации земной коры позволяют предложить следующую модель их совместного применения. На основе выявления рисунка активных разломов и определения их кинематики создается региональная сеть повторных геодезических наблюдений, увязанная с мировой космогеодезической сетью. В свою очередь, с региональной сетью должны сочетаться локальные сети наблюдений на крупных активных зонах. С их помощью, а также по результатам геологического изучения позднечетвертичного развития активных зон и их сейсмического режима оценивается режим движений в активной зоне, т.е. соотношение крипа и накопления упругой деформации. Знание этого соотношения позволяет оценить ход деформирования активной зоны, помогающий спрогнозировать возможное сильное землетрясение [Певнев, 1999].

Проводимые на региональной сети космогеодезические наблюдения дают параметры общей деформации региона и, при достаточно густой сети измерительных пунктов, их относительные перемещения. Интерпретация результатов измерений должна опираться на распределение деформаций, определенное по данным об активных разломах с учетом позднечетвертичных складчатых изгибов земной поверхности. В итоге такой совместной интерпретации получится количественная оценка современного деформационного поля верхнего слоя земной коры региона, привязанная к глобальной картине относительного перемещения плит. Определение СТД, по возможности дифференцированное по разным горизонтам земной коры, даст возможность сопоставить поле деформации приповерхностного слоя коры с полем (или полями) деформации ее более глубоких горизонтов, т.е. перейти от двумерной к трехмерной деформационной модели. Наконец, сопоставление современного деформационного поля, характеризующего последние десятилетия, с полем тектонической деформации, рассчитанным для всего позднего плейстоцена и голоцена по данным об активных разломах, с учетом исторической сейсмичности и режима развития разломных зон, позволит оценить вековые изменения поля тектонической деформации. Их знание необходимо для долгосрочной оценки риска сейсмических и других геологических бедствий. Вместе с тем, оно даст возможность «перекинуть мостик» между переменным деформационным полем современности и усредненными полями более длительных этапов геологической истории.

#### Introduction

The database and maps of active faults in Eurasia and Africa, 1:5000000, were compiled according to the ILP Project II-2 «World Map of Major Active Faults» (led by V.G.Trifonov) with participation of more, than 70 scientists from 40 countries. The final edition was carried out in the Laboratory of Neotectonics and Recent Geodynamics of the Geological Institute of Russian Academy of Sciences. The reduced copy of the map and some its fragments as well as the map of maior faults of Eurasia (with average rates of motion not less than 1 mm/year) were published [Trifonov, 1996, 1997, 2000b; Skobelev et al., 2000]. According to the «active fault» term understanding and the legend, confirmed by the Project participants [Trifonov, Machette, 1993], faults manifesting the Late Pleistocene and Holocene (and particularly historical and contemporary) displacements are designed as active in the map, and the faults manifesting the Middle Pleistocene activity are shown as capable.

The Project II-2 was included into the Global Seismic Hazard Assessment Program (GSHAP), and the Project data were used (with the author's participation) for seismic hazard assessment in the Caucasus test site (the Caucasus Republics and adjacent parts of Russia and Ukraine, the Southern Turkmenistan, Turkey, and Iran) [Balassanian et al., 1999] and the Northern Eurasia as a whole [Ulomov et al., 1999]. The techniques of using active fault data for the GSHAP aims were discussed [Ulomov, 2000; Trifonov, 2000a; Shebalin et al., 2000].

One more important aspect of analyzing active fault data is discussed in the present book. It is estimation and interpretation of characteristics of recent tectonic deformation field. These characteristics are the components of the tensor of recent deformation rates. They have been calculated by using active fault data and have compired with parameters of seismotectonic deformation (STD), calculated by using focal mechanisms of earthquakes. The tectonically complicated and very active region of recent collision of the Arabian and Indian plates and the Eurasian plate, has been taken for the analysis. It is limited by 30-104°E and by 26-46°N (to the west of 64°E) and 26-56°N (to the east of 64°E). Results of the calculation have been partly published [Трифонов и др., 1997, 1998, 1999; Trifonov et al., 1997, 1999] and here are described systematically.

The studies were supported by the International Science Foundation (Grant MPJ000) and the Russian State Scientific Program «Global Changes of Environment and Climate» (Project 1.1.4).

### Chapter 1. General characteristics of active faults in the region

The Alpine-Himalayan collision belt is segmented (Figs. 1, 2). The region under discussion includes the Adria-Aegean (eastern part), Arabia-Iranian, and Pamir-Himalayan segments [Trifonov, 2000a]. The segments are bordered from the west by weakly bent systems of north-northeast-trending left-lateral faults that continue into the southern plates and join in this or that way with the Middle Indian rift system. The boundary between the Adrian-Aegean and Arabia-Iranian segments is represented by the Levant sinistral fault zone that is continued by the East Anatolian sinistral zone to the northeast. Average rate of the Late Quaternary slip reaches 7.5 mm/year in the southern (Israel) segment of the zone [Zak, Freund, 1965], but decreases up to 5-6 mm/year in the northern (Syrian) segment [Трифонов и др., 1991], where a part of the motion is passed on the Roum fault along the continental slope [Трифонов, 1999]. The Levant zone joins with the Red Sea rift. The recent boundary between the Arabia-Iranian and Pamir-Himalayan segments is represented by sinistral fault system, where the main features are the Chaman fault and the Darvaz segment of the Darvaz-Alai zone. Average rate of the Late Quaternary slip reaches 1 to 1.5 cm/year [Трифонов, 1983]. The Chaman fault continues to the south by en echelon row of smaller faults [Wellman, 1966; Tapponnier, Molnar, 1979; Nakata et al., 1991] that are prolonged by the Owen fault in the Indian ocean. The transverse fault zones under discussion (particularly in the northeasttrending parts) have shortening component of motion which is manifested by reverse or thrust offsets and parallel folds. At the same time, the transverse zones are characterized by en echelon structure with pullapart basins between some segments. They are most typical for the Levant zone (the Agaba, Dead Sea, Tiberian, and El-Gaab basins), and are identified in the Darvaz fault zone also (the Kokcha basin).

Active structures inside the segments strike generally from the northwest to the southeast with characteristic bends. The southern margin of the central part of

#### Summary

the each segment forms gentle arc, convex to the southwest. The northern corner of the each segment is rounded by the Cenozoic tectonic zones, forming syntaxes that are sharp arcs convex to the north. The main syntaxes are Lesser Caucasus and Punjab-Pamir. The main syntaxes are areas of local transformation of the general north-northeastern drift of the southern plates to the northern drift. The smaller syntaxes are identified in the eastern parts of each the segments. They are the Oman syntaxis between the Zagros and Makran (the Aladagh-Benalud arc to the north of the Lut block is formed by its drift) and the Assam syntaxis to the east of the Himalayas.

The main syntaxes have common structural features. Their western flanks are formed by the sinistral fault zones of the segment boundaries. Dextral active faults strike along the northeastern sides of the syntaxes. The dextral faults go out to the southeast, being replaced by the thrust-and-fold active zones convex to the southwest. Such is, for example, the relationship between the Pamir-Karakorum dextral fault and the Boundary and Frontal active zones of the Himalayas. Average rate of the Late Quaternary dextral motion  $V_{LO}$  on the Pamir-Karakorum fault reaches 27–35 mm/year [Liu et al., 1991] and transforms partly into transverse shortening on the Boundary and Frontal zones ( $V_{LQ}$ =15-25 mm/year [Valdiya, 1986]) and partly into dextral slip on the east-trending en echelone fault system ( $V_{LQ}$ =10-20 mm/year [Armijo et al., 1986; Armijo, Tapponnier, 1989; Molnar, Deng Qidong, 1984]) that strikes along the southern Tibet up to the Red River dextral fault in the East.

The same relationships are characteristic for the northeastern side of the Lesser Caucasus syntaxes and northeastern flank of the Arabian plate. Two systems of active faults are found here. One of them is formed by the Pambak-Sevan-Khanarassar fault zone in Armenia. The dextral component of motion is several times more, than reverse, and reaches 4-5 mm/year [Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, 1994]. The southeastern termination of the Khanarassar fault continues by the Tebriz fault [Berberian, 1976; Trifonov, Karakhanian et al., 1996]. It strikes to the east-southeast and the reverse component increases because of this turn. Fragments of the system under discussion are identified southeastward behind the Zagros. The found regularity is manifested there too: the reverse or thrust component of motion increase where a fault is bent to the east relative to the general southeastern trend.

The second system follows just along the Arabian plate boundary. It is represented in the northern part by the southeastern segment of the North Anatolian dextral fault zone with average rate of motion of about 9 mm/year [Saroglu, 1988]. The Main Recent fault of Zagros branches out it to the southeast [Tchalenko, Braud, 1974]. It is also mostly right lateral fault with  $V_{LQ}=5-10$  mm/year [Trifonov, Hessami, Jamali, 1996]. Its main southeastern continuation is represented by the arched Dena fault. It strikes to the south and is characterized mostly by dextral displacements, but southward it turns to the southeast and thrusting and associated

folding predominate on its branches. The Kazerun-Borazjan and Kareh Bas dextral zones branch to the south off the Dena fault [Бачманов и др., 2000]. The Kazerun-Borazjan zone (with average rate of the Quaternary motion  $V_0=5$  mm/year) goes out in the southern direction in proportion with thrusted and folded active zones branch out it to the southeast. The Kareh Bas zone strikes to the south with predomination of the dextral component of motion. Southerly the zone forms several step-like bends to the southeast, and these southeastern segments are characterized by thrusting. It turns finally to the southeast forming the flexure-thrust zone with uplifted northeastern side. The described faults demonstrate dependence of sense of motion on the fault strike. At the same time, the system of right lateral faults is not straight as a whole: it is eastsoutheast-trending in the northern part (the North Anatolian zone), then turns to the southeast (the Main Recent fault) and finally to the south (the Dena, Kazerun-Borazjan and Kareh Bas faults).

The boundary strike-slip zones converge in the northern flanks of the syntaxes. Of course, compression component increases here, but more interesting is behavior of strike-slip component of motion. The north-trending Levant zone continues by the northeasttrending East Anatolian zone. The latter bends to the east and joins with the Pambak-Sevan-Khanarassar fault zone (that bends to the west) at the angle of only 17°, and both zones keep strike-slip sense of motion up to the junction [Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, 1994]. The same small angle between sinistral and dextral faults has been described by A.S.Karakhanian (personal communication) in the bent Doruneh fault zone to the north of the Lut block in Iran.

In the convex to the southwest boundaries between the belt segments and the continental Indian and Arabian plates (foothills of the Himalayas and Zagros), they plunge under the crustal structures of the belt gently because of relatively small average density of rocks. The sedimentary cover of foredeep participates only partly, or does not participate at all in the underthrusting, but it is detached and is deformed independently relative to the basement forming topographically pronounced active thrusts and folds. In the Zagros this process is promoted by the presence of the Late Precambrian evaporate formation in the cover bottom. The age of thrusting and folding has been determined in the Zagros by paleomagnetic dating of the coarse molassa [Бачманов и др., 2000]. The data show that folding and following local thrusting and detachment occupied some area in the foredeep in front of the Main Zagros underthrust where tectonic movements could either continue or stop to that moment. When all the area was folded, local detachments joined into a single detachment zone and the area was uplifted. The folding and associated processes propagated into the next area further to the southwest from the Main underthrust that lost its activity. Finally, several zones with successive rejuvenation of folding, detachment and uplift (from Late Miocene up to Recent) formed. Active tectonics of the zones of different age is different. Active reverse and strike-slip faults are discordant relative to the folded structure in the older zone (the High Zagros). Active tectonics of the intermediate zone (the Lesser Zagros) demonstrate recent continuation of folding, thrusting and development of marginal flexure marking boundary of propagation of the detachment. In the Coastal zone, the most distant from the Main underthrust, we see only local active folds which represent the initial stage of the process. The analogous rejuvenation of the course molassa to the south from the underthrust was described in the Himalayan Foredeep [Yeats, 1986].

Deformation and displacements in the southern flanks of the Alpine-Himalayan belt are far from compensation of drift of the southern plates. Their motion is transmitted to an essential degree into the northern parts of the belt by mechanism of bulldozing [Трифо-HOB, 1999]. It is manifested by active offsets and deformation that concentrate mostly on boundaries of microplates and crustal blocks, but are realized partly in intrablock deformation. Intensity of the latter decreases from the south to the north and northeast, and accordingly a style of active tectonics transforms from combination of faults and folds to only faults. According to general increase of the belt deformation from the west to the east, the bulldozing occupies the large territories in the Central and Eastern Asia, but is limited only by Iran in the Arabian-Iranian segment and covers still more narrow zones to the west of it.

The bulldozing is combined with squeezing of rocks out of the syntaxes as areas of maximum compression. Because of it strike slip predominates over thrusting and reverse displacement on active faults in the bulldozing areas. The major east-trending sinistral strike-slip zones are known in the western China [Ding Guoyu, 1984; Atlas..., 1989], Mongolia [Трифонов, 1985; Трифонов, Макаров, 1988] and the southwestern part of the Baikal rift system [Лукина, 1988]. They

are: the Arnimaqing (Kunlun) ( $V_{LQ}$  =1-10 mm/year), Altyn-Tagh ( $V_{LQ}$  =7-9 mm/year), Gobi-Altai ( $V_{LQ}$ =6-9 mm/year), Khangay ( $V_{LQ}$ =8-10 mm/year), Baikal-Mondinsky ( $V_0 = 1.5-2$  mm/year), and Tunka ( $V_{LO}$ is up to 4.5 mm/year) zones. To the East the system of sinistral faults of the northern flank of Tibet turns to the SE (the Xianshuihe with  $V_{LQ} = 5-20$  mm/year and Changma-Kilian with  $V_{LQ} = 4-6$  mm/year zones) and finally to the South (the Anning, Zemuhe and Xiaojiang faults with total  $V_{LQ}$  up to 10 mm/year) [Ding Guoyu, 1984; Molnar, Deng Qidong, 1984; Atlas..., 1989; Allen et al., 1991]. In the western Mongolia the Gobi-Altai and Khangay sinistral zones join with the NNW-trending dextral fault system. Its main faults are the Ertai ( $V_{LQ}$  =4-12 mm/year) [Ding Guoyu, 1984; Molmar, Deng Qidong, 1984; Shi Jianbang et al., 1984], Kobdo ( $V_{LQ}$  =4-5 mm/year), and Bidje ( $V_{LQ}$  =2-2.5 mm/year) [Трифонов, Макаров, 1988]. The sinistral faults are found in the same structural position in the northern Iran. They are the Dast-e Bayaz, Doruneh, Mosha ( $V_{LO} = 2-3$  mm/year), and Ipak ( $V_{LO}$ =1-1.5 mm/year) faults and the rupture zone of the Rutbar, 1990, earthquake in Alborz, while the associated major north-trending dextral faults (the Jabbar, Nalband, Ravar, and Kuh Banan) predominate in the more southern areas of Iran [Wellman, 1966; Tchalenko, Ambraseys, 1970; Tchalenko, Berberian, 1975; Mohajer-Ashjai et al., 1975; Berberian, 1976, 1977; Berberian et al., 1992; Trifonov, Hessami, Jamali, 1996]. We explain the predomination of strike slip on active faults in the Alpine-Himalayan belt by the fact that the strike-slip movements are less energyconsuming, than the movements on thrusts, reverse and even normal faults in rheological conditions of the continental crust [Трифонов, 1991; Trifonov, 2000].

Full data on active faults in the region undes studies are represented in the applied catalog.

## Chapter 2. Source data for geodynamic calculations

Primary data for calculating the recent deformation field are obtained from a data set including the parameters of active faults, namely faults with offsets or other manifestations of displacements during last 100,000 years [Трифонов, 1985; Trifonov, 1996]. We compiled the database of necessary parameters of every fault used for the calculation. They are: (1) Fault number and name; (2) Source of the information; (3) Geographic coordinates of the fault points, adequate to reproduce the fault line of a scale of 1:500,000; (4) Direction of the fault dip; (5) Angles of the dip (minimum *min*, most probable *mp*, and maximum *max*); (6) Sense of lateral component of motion (if it is present), dextral or sinistral; (7) Presence of an extension component; (8) Sense of the vertical component of motion (if it is present), thrust-reverse or normal; (9) Average rates of lateral motion, mm/year (min, mp, and max); (10) Average rates of extension, mm/year (min, mp, and max); (11) Average rates of vertical motion (min, mp, and max).

The majority of the necessary parameters (1, 2, 3, 4, 6, 7, and 8) were selected from the database of active faults collected in a process of realization of the Project II-2 «World Map of Major Active Faults» of the International Lithosphere Program [Trifonov and Machette, 1993; Trifonov, 1996, 1997; Ioffe et al., 1993; Ioffe and Kozhurin, 1996]. The papers and special contributions of K.E.Abdrakhmatov, N.N.Ambraseys, A.A.Barka, M.Berberian, Ding Guoyu, K.Hessami, A.S.Karakhanian, S.I.Kuloshvili, N.V.Lukina, P.Molnar, T.Nakata, A.A.Nikonov, F.Saroglu, V.P.Solonenko, P.Tapponier, V.G.Trifonov, as well as K.Allen, V.S.Burtman, O.Emre, Deng Qidong, T.P.Ivanova, S.D.Khilko, M.L.Kopp, A.I.Kozhurin, I.Kuscu, K.G.Levi, V.I.Ma-

karov, E.E.Milanovsky, S.I.Sherman, A.Sinha, A.V.Timush, R.S.Yeats, and others were used for compiling the database for the region under discussion.

We used the same database also for detection of dip angles and rates of motion on the faults. The rates could be results of both creep or sum of seismic pulses and were determined mostly by geological and geomorphological data. If these data were not presented for the fault, we estimated the parameters hypothetically in wide interval of possible values by using neotectonic (pre-Late Quaternary) and seismological (focal mechanisms, geometry of epicentral areas, seismic moments, and so on) data or a similarity of features of the fault with the other ones. We preferred not to use the geodetic determinations of vertical motion rates, not supported by the geological and/or geomorphological evidence, because sometimes they give essentially higher values. Difference between *min* and *max* values show an accuracy and a reliability of the estimations. If any of the parameters (4-11) varied along the fault, the latter was subdivided into monotonous segments.

The Catalog of focal mechanisms of earthquakes [Мострюков, Петров, 1994], results of the O.V.Soboleva's determinations for the Central Asian earthquakes [Соболева, 1988], and of the new L.M.Balakina's determinations for the strongest earthquakes [Балакина и др., 1996] (totally more, than 2000 events with magnitudes  $M \ge 5.0$ ) were used for calculating components of tensor of the seismotectonic deformation in the region. The magnitudes of earthquakes were checked and corrected by using the Special catalog of earthquakes in the Northern Eurasia from the ancient time up to 1992 [Специализированный каталог землетрясений Северной Евразии..., 1994], compiled in the Institute of Physics of the Earth of the Russian Academy of Sciences under edition of N.V.Kondorskaya and V.I.Ulomov. Focal mechanisms of earthquakes with magnitudes  $M_{S} \ge 5.5$  are represented in Figure 3.

# Chapter 3. Computational method and results of calculation of a field of tensors of recent tectonic deformation rates by active fault data

3.1. Methods of calculation. A hydrodynamic model of the Upper crust (about 15 km thick), implying that discrete displacements on individual active faults are represented formally as elements of a unified process of viscous flow in large volume of a medium, is proposed. One of the macroscopic parameters of the flow is a tensor of rates of deformation. It can be calculated as an average effective parameter for the large spatial-temporal volumes of a medium (windows). The temporal condition is completely fulfilled, because the duration of Late Pleistocene and Holocene (more than 100,000 years) is much larger than the recurrence interval of the strongest earthquakes in the region. For fulfillment of the spatial conditions, an average lateral dimensions of the volume (space window) must be longer, than the largest fault. On the other hand, they must not by as large as to lose variations of the deformation characteristics. The whole region was divided into windows, their sides going along parallels and meridians, in two ways: of 1° x 1.25° size without overlapping, and of 3° x 3.75° with overlapping, with a step of 1° and 1.25°, respectively. The first discretization, giving a more detailed picture, was used for a calculation of the directions of principal deformation. The second discretization with a more pronounced smoothing effect, was used for calculation of both the directions and magnitudes of principal deformation. The monotonous fault segments were in turn subdivided into the elementary cells, from 10 to 20 km long, with constant strikes and dips.

The thickness of the cell  $L_3$  (the fault penetration depth that can not exceed 15 km) was calculated by using its correlation with the fault length  $L_1$ , if  $L_1$  was not more than 50 km [Сидоренко, 1978]. We intro-

duce the value of a «geometric moment» M that is full vector of rate of motion along the area of the cell S, multiplied by  $L_1$  and multiplied by  $L_3$ . M is a tensor. For each cell we calculated its components in the geographic coordinate system (east, north, and zenith). All similar components of the tensor were summarized and normalized to a unit of the window volume and time:

$$\dot{\varepsilon}_{\rm Im} = \frac{1}{2} \frac{\sum_{\rm m} M_{\rm Im}^{(\rm u)}}{\triangle V} \qquad (1),$$

where n=1, 2, ..., k is number of the cells within a window;  $\Delta V$  is an area of the window multiplied by the thickness of the active layer (15 km). After Kostrov [Kocrpob, 1975], the left side of the equation is an average tensor of deformation rates at the expense of motion along active faults.

Further, we calculated the principal rates of deformation  $(M_1, M_2 \text{ and } M_3)$  using the well-known approach of the rock mechanics [Jeager and Cook, 1969], and attributed them to the centres of windows. The resulting tensor field is shown by the directions of principal rates of deformation (shortening, lengthening, intermediate) and by isolines of their magnitudes (Figs. 4-12) as well as by directions of axes of maximum shortening and minimum shortening (maximum relative lengthening) in a horizontal plane (Figs. 13, 14) and the Lode-Nadai coefficient values (Fig. 15). The results of the calculations of the main axes of deformation for the mp values of the parameters 5 and 9-11 are represented in the Figures 5, 8 and 11. Calculations for the min and max values did not show essential differences of principal rate directions and gave only smaller or larger values of their magnitudes (Figs. 4, 6, 7, 9, 10, 12).

Summary

3.2. Recent tectonic deformation of the Earth's crust in the Alpine-Himalayan belt by active fault data. Axes of principal shortening  $M_3$  (Figs. 4-6) are subhorizontal almost all over the region and trend mostly north-south. It supports the idea that the main source of the recent deformation in the region is motion and pressure of the Arabian and Indian plates. Deviations are characteristic of the areas west and east of the Pendjab and Arabian syntaxes, and near the northeastern flank of the Indian plate and are most significant in the eastern part of Tibet and its eastern boundary zone, in Yunnan, the eastern Sayans, Quetta, the northern Anatolia, and the northern Aral region. These deviations depend on strain re-orientation in flanks of the southern plates and peculiarities of its transformation in local zones. In the rare cases of local extension  $M_3$  is almost vertical. It is found in some sites of Tibet, near the Hubsugul Lake in the northern Mongolia, the eastern Aral and Lut region and in the northern slope of the northern Caucasus foredeep.

Axes of principal lengthening  $M_1$  (Figs. 7–9) trend often east-west and deviate out of this general direction in the areas of deviations of  $M_3$ . The  $M_1$  axes are subhorizontal within 60–70 % of the territory. The subhorizontal orientation of both the  $M_3$  and  $M_1$  axes testifies that strike-slip tectonics are predominant over all the region. However, the  $M_1$  axes are subvertical more often than the  $M_3$  axes. This properly is characteristic for areas of intensive young thrusting and folding: the Himalayas, the western and eastern Tien Shan, the major part of the Sayans, Baluchistan, Makran, the Alborz, the Cyprus arc and partly the Great Caucasus. It is interesting to see that the same situation is found in the weakly deformed Tarim basin.

High magnitudes of the  $M_3$  and  $M_1$  rates are characteristic for wide zones around the Arabian and Indian plates as well as in the eastern flank of Tibet and the northern Anatolia; the highest values being observed in the northern fronts of the southern plates. High deformation rates are also found in the Red River region, the northwestern and northeastern flanks of Qaidam, the Mongolian Altai, a junction of the Cyprus arc and the Levant fault zone and in the central part of the Great Caucasus. Thus, recent deformation is concentrated along the boundaries of the main plates and the most active Anatolian and Tibetan lesser plates, as well as in the boundary of Dzungarian and Mongolian microplates. These areas are zones of high seismicity, but a straight correlation between the crustal seismic activity and rates of deformation have not been found.

By taking into account *min* and *max* values, total transverse shortening of the Upper crust of the Alpine-Himalayan collision belt was found equal to  $3\pm1$  cm/year in the Tien Shan-Pamir-Himalayan segment and  $2\pm1$  cm/year in the Caucasus-Arabian segment.

Figures 10–12 show that the  $M_2$  rates are very low, i.e. the  $M_3$  and  $M_1$  rates are almost equal in most part of the region. This indicates double-axes type of deformation corresponding to, in terms of rock mechanics, a pure shear deformation. However, in some areas the difference in magnitude of shortening and lengthening becomes noticeable. The only area where the  $M_3$  rates are essentially less, than the  $M_1$  rates (the  $M_2$  rates are negative) is the Yunnan region in front of the Assam syntaxis. It may be related to the sharply variable deformation field of the region. In the rest areas the  $M_3$ rates exceed the  $M_1$  rates. The highest differences are found in front of the Pendjab syntaxis (the Pamirs, the central Tien Shan and the Afghan-Tadjik basin) and in the frontal part of the Assam syntaxis of the Indian plate. The differences are high enough in the Himalayas, near the Teletskoe Lake graben (the Altai) in the northwestern termination of the Kobdo dextral active fault zone, in the northeastern side of the Main recent fault of Zagros, in the northern part of the Levant fault zone, and near the North Armenian arc of active faults. Larger values of the  $M_3$  with respect to  $M_1$  rates means that double-axes lengthening takes place there. These areas in Himalayas and in front of the Indian plate are zones of intense recent detachment. The Zagros was characterized by the Pliocene and Earlier Quaternary volcanism. The latter continued up to the Late Quaternary in the Levant and North Armenian zones. So, the double-axes lengthening seems to be suitable geodynamic situation for both the detachment tectonics and volcanism in the collision belt.

# Chapter 4. Computational method and results of calculation of a field of seismotectonic deformation at different scale levels by the data of mechanisms of earthquakes

4.1. Methods of calculation. The investigation of the Earth's crust deformation in the region under discussion by the data on mechanisms of earthquakes has been fulfilled by A.A.Nowroozi [1972], D.McKenzie [1978], E.I.Shirokova [Широкова, 1985], O.I.Gushchenko [Гушенко, Цветкова, 1986; Гушенко и др., 1990, 1991], P.N.Nikolaev [Николаев, 1992], S.L.Yunga [Юнга, 1990, 1996], L.M.Balakina et al. [Балакина и др., 1996], Yu.L.Rebetsky [1996; Ребецкий, 1997, 1999] with using different methods and techniques. We used the method of Yu.V.Riznichenko [Ризниченко, 1977, 1985]. He first introduced the concept of seismic flow of rock mass and elaborated the method of calculation of parameters of seismotectonic deformation (STD). B.V.Kostrov [Костров, 1974, 1975] gave physical grounds for the applicability of the seismic flow model for description of deformation of crustal macrovolumes from the position of mechanics of a continuous medium. He used the concept of earthquake seismic moment tensor [Aki, 1966; Randal, 1971], which is thought to be the most adequate characteristic of the earthquake contribution to the STD.

The seismic moment tensor includes two performances of earthquake source which are its magnitude and orientation. The value  $M_0$  describing residual displacement in the source depends on parameters of a fault as follows:

$$M_0 = \mu S b \tag{2}$$

where  $\mu$  is shear modulus, S is area of a fault plane in the source, and b is slip value in the source. As a rule,  $M_0$  is derived from correlations between earthquake seismic moment and magnitudes [Ризниченко, 1974].

Orientation of seismic moment unit tensor is determined by the mechanism of a seismic source, that is, spatial orientation of compression and tension axes in the source. The tensor of the STD of some volume V is, according to B.V.Kostrov [Kocrpob, 1975], the sum of tensors of the seismic moments of all the earthquakes which occured within that volume over some time interval:

$$E_{1m} = E_{bn} = \frac{1}{2\mu V} \sum_{n=1}^{N} M_{0}^{(n)} \theta_{bn}^{(n)} , \qquad (3)$$

where l, m = X, Y, Z are geographical coordinates (positive directions of axes are eastern, northern and to zenith, respectively),  $\mu$  is shear modulus,  $M_0$  (n) is the value of the *n*-earthquake seismic moment calculated from moment-magnitude correlation,  $\Theta_{lm}^{(n)}$  are components of earthquake seismic moment unit tensor, and *n* is number of earthquakes in a volume *V*.

The components of a unit tensor of earthquake seismic moment in geographical coordinates are evaluated using orientation of compression and tension axes in the earthquakes foci [Ризниченко, 1977, 1985]. Since the data on earthquake mechanisms are, as a rule, not mass, and absolute values of seismic moments can be derived from  $M_o$ -magnitude correlations solely, all the calculations must be taken up as just estimate. To make estimates of a character and magnitude of deformations (or deformation rate) more reliable, Yu.V. Riznichenko offered to use long-term parameters of seismic activity (slope of the recurrence graph, value of seismic activity and magnitude of the greatest possible earthquake).

The procedure of calculation of the field of the STD tensor was as following. All the region under the study was divided into elementary cells along geographical meridians and parallels, their dimensions depending on the problem to be solved. The scanning step was selected to be equal to 0,5 or 0,3 of linear dimension of a cell. The components of tensors of the seismic moments were evaluated for all the earthquakes in each individual cell, and the identical components were summed with weight coefficient equal to the seismic moment  $M_o$ . The resulting tensor was calculated by formula (3).

The tensor thus obtained characterized the STD within individual cell. The tensor eigenvalues were evaluated and the orientation of principal axes of shortening and lengthening, and sometimes, of planes of maximum shear deformation, determined. All calculations were done using well-known formulas of rock mechanics [Филин, 1975].

The calculated parameters were assigned to the centres of selected sites. The results were represented by a series of maps showing orientation of axes of maximum shortening and maximum lengthening either by lines or arrows of projections of the axis onto horizontal plane (starting from the centers of corresponding cells), or by trajectories which are lines approximating individual directions of axes of principal deformations at each point. Other maps showed the so-called lines of maximum shear deformation [Jaeger, Cook, 1971] whose directions at each point are bisectors of angles between axes of principal deformations of shortening and lengthening.

One more parameter, the Lode-Nadai coefficient, characterizing the type of deformations, was evaluated by the formula:

$$\mu_{\kappa} = 2 \frac{E_2 - E_3}{E_1 - E_3} - 1 \tag{4}$$

where  $E_1$ ,  $E_2$  and  $E_3$  are maximum lengthening, intermediate deformation and maximum shortening, respectively. Independently of whatever the type of deformation is, the Lode-Nadai coefficient may vary from -1 for uniaxial lengthening up to +1 for uniaxial shortening. Deformation of real geological medium is much more complicated, and the deviatoric part of a deformation state is characterized by fractional values of the Lode-Nadai coefficient. Thus, it is possible to say either about a dominating lengthening (lengthening along the  $E_I$  axis accompanied by shortening along the axes  $E_2$  and  $E_3$ ), or about dominating shortening (shortening along the axis  $E_3$  accompanied by lengthening along the axes  $E_1$  and  $E_2$ ), or about dominating shear deformation  $(|E_1| \sim |E_3| >> |E_2|)$ . Another normalization applied allowed to balance significance of each elementary volume. To do this, components of tensor  $E_{lm}$  (formula 3) were divided by the sum of seismic moments of earthquakes within each elementary volume.

For some cases we calculated the plane deformation of the Earth's crust. Applicability of such an approach to examination of the STD was successfully demonstrated by S.L.Yunga [Юнга, 1990, 1996] and Yu.L.Rebetsky [1996; Ребецкий,1999]. The calculations gave orientations of deformations of maximum shortening and minimum shortening (relative lengthening) in horizontal plane, shown in the maps as lines each referred to the centre of a cell and oriented in azimuths of the relevant axes of deformation.

4.2. Seismotectonic deformation of the Earth's crust of Alpine-Himalayan belt. To calculate components of the STD tensors in the Earth's crust of Alpine-Himalayan orogen (the region is limited by 30°E and

In each cell the following parameters were evaluated: orientation of principal axes of lengthening  $C_l$ , shortening  $C_3$  and intermediate deformation  $C_2$ , the Lode-Nadai coefficient, and orientation of axes of maximum shortening EH2 and minimum shortening (relative lengthening)  $EH_1$  in a horizontal plane. As Figure 16 shows, the  $C_3$  axes in the STD field strike mostly north-south, and only within some minor sites they are oriented differently, in some cases subvertically. The  $C_1$  and  $C_2$  axes (Fig. 17) are much more unstable varying both in azimuth of extension and in angle of dip. The Lode-Nadai coefficient (Fig. 16) indicates mainly shear deformation, that is, approximates equality of lengthening and shortening. Figures 18 and 19 show the alignments of the  $EH_1$  and  $EH_2$  axes. At first glance, the field of horizontal deformations looks a little bit different, and more complicated than in 3dimensional representation, but it should not be missed that  $EH_1$  here not always corresponds to  $C_1$  of Figure 17, and  $EH_2$  to  $C_3$  in Figure 16. In some cells, depending on alignment, magnitude and sign of intermediate deformation  $C_2$ , it is just this deformation which turns out to be most typical for a plane deformation replacing thus  $C_1$  or  $C_3$ .

4.3. Seismotectonic deformation of the Earth's crust of the Pamirs and adjacent territories. The detail examination of the STD field was conducted for the territory between 36°N and 41°N, and 67°E and 75°E. It includes southern Tian Shan, the Afghan-Tadjik depression, the Pamirs and northern Hindu Kush. We used the Catalog of focal mechanisms of earthquakes (530 events with magnitude  $M \ge 4$  which occurred in 1955–1991), as well as information about parameters of a long-term seismic activity kindly submitted to us by R.S.Mikhailova [Ризниченко и др., 1982; Ризниченко, 1985].

The region under study was divided into elementary windows, 1° x 1° in size and 0,3° of overlapping. In each window the alignments of maximum shortening and lengthening, and extension of lines of maximum shear deformations were calculated (Figs. 20–22). As Figure 20 shows the maximum shortening is subhorizontal all over the region, and almost everywhere is oriented either N–S or SE–NW. The trajectories of maximum shortening either make a kink or change direction when crossing a zone of about E–W-trending faults that bound the southern Tian Shan structures in the south. A small area in the Afghani Badakh Shan territory displays an abnormal, SW–NE, orientation of maximum shortening. Several faults join there, what may be the cause of more complicated deformation

state. The alignments of a maximum lengthening are more various (Fig. 21). Both subhorizontal and subvertical trajectories are observed. The latter are characteristic for the Southern Tian Shan, Afghani Badakh Shan and western part of the Afghan-Tadjik depression.

The field of lines of maximum shear deformation (Fig. 22) is characterized by two pairs of preferred directions (about NS and WE most clearly expressed in the centre and northeastern part of the region, and NW and NE in southeastern and northern parts of the region), and at places rather well correlates with trends of main geological faults or their segments. At the same time, the diagonal direction of lines of maximum shear deformation in the northern and central Pamirs coincides with the about NE-SW strike of young fault zone mapped by the geologists: all these areas of coincidences were previously found to be seismogenic structures of the first order [Бабаев и др., 1976, Ачилов и др., 1985]. The N-trending lines of maximum shear deformation in the territory of the Afghan-Tadjik depression correspond to an extension of ruptures of the higher orders which also are active seismogenic structures.

The coincidences revealed may be not casual. They may be the evidence that active faults are parallel to the planes of maximum shear deformations in regional field of tectonic deformations. Seismotectonic deformation of actual geological medium are determined not only by general tectonic processes, but also by local properties of this medium, that is: presence or absence of geological faults, their orientation, sense of motion, character of block structure. In other words, relationships between geological structures and seismotectonic deformation may be revealed only, when appropriate degree of smoothing of the latter is chosen.

One way to test these conclusions lies in the solution of the inverse problem: determination of the sense of fault movements by the STD field calculated by the data on earthquake mechanisms in the vicinity of the fault. This implies the transformation of a tensor of STD from coordinate systems connected with its principal axes to the system represented by the strike and dip of the fault fragment plane, and its normal. Formulas for such transformation are well known and are not given here. Figure 23 is the schematic representation of fault trends, areas of earthquakes epicenters whose seismic moment tensors were summarized, directions of horizontal displacement along the faults calculated, directions the faults dip, and of the direction of shortening (in the coordinate system of a fault), length of an arrow shown proportional to dip angle of an axis. In most cases, calculated and geologically shown sense of fault movements are in a good agreement, except the eastern E-W-trending segment of the Darvas-Alai fault zone, where right-lateral strike-slip motion calculated has not been found by geological means.

4.4. Seismotectonic deformation of the Earth's crust in the Ghissar valley and adjacent territories. The more detailed examinations of the STD field were carried out for the area between 38°N and 39°N, and 68.5°E and 70.25°E. The region includes central and

northern parts of the Afghan-Tadjik depression, the Ghissar valley and its mountain surrounding. The mechanisms of 1100 earthquakes (more than 90 % from a total number of events with M=2.8-5.0 for the time interval between 1955 and 1983) ensuring rather high statistical representation of data were used.

At the first stage, the character of deformation of all the region taken as one macrovolume was explored. The tensor of STD was obtained by summarizing the seismic moments of 34 earthquakes with M>5. As shown by O.V. Soboleva [Соболева, 1988], its parameters are stable in space and time, *i.e.*, the tensor in the region under examination indicates the regional deformation. The character of deformation is close to shear (the Lode-Nadai coefficient is 0,17), that is, the combination of individual displacements in the earthquake sources causes lateral shortening of seismically active layer in the NW-SE direction (N38°W) and its almost the same thickening with minor elongation in the NE-SW direction. The magnitude of seismotectonic deformation along the principal axes is of the order of 0,1x10<sup>-8</sup>. The planes of maximum shear deformation are steep and stretch SW-NE or about W-E.

The local STD fields were calculated for two scale levels. The field of the first scale level, describing the deformation of separate parts of the entire seismically active layer of the crust, was calculated by the data on earthquakes with M=2.8-5.0; the volumes for which seismic moment tensors were summed up were 30x30x30 km in size. The field of the second level describing the deformation of parts of separate seismic horizons, each of 5 km in thickness, was calculated by earthquakes with M=2.8-3.5 and volumes of 22x22x5km. In both cases elementary adjacent volumes overlapped each other with 0.5 of their linear size in latitude and longitude.

The parameters of the first level deformation are represented in Figure 24. The trajectories of maximum shortening are subhorizontal and stretch SE-NW almost in all the region, except its northeaster part where the trajectories look like focusing. On the contrary, the trajectories of maximum lengthening often change their orientation in the horizontal plane and dip (from subhorizontal to subvertical). The lines of maximum shear deformation show four dominating trends. Correlation between the STD fields and geology of the region leads to the following tentative conclusion. Rather weak and plastic rocks of the Afghan-Tadjik depression, being pressed between rigid blocks of the southern Tian Shan, in the north, and the Pamirs, in the southeast, swell up and spread towards SW and NE. Planes of maximum shear deformation in regional field parallel trends (E-W and NE-SW) of major regional faults.

The regional deformation state as described serves as a background for the composite structure of local fields. These local fields can not be always easily interpreted, and only some of their features seem quite explicable. The most interesting among them is the focusing of trajectories of maximum shortening in the northeast of the region. Geological faults of different orders joining produce a strongly fractured zone there. Apparently, the presence of such a zone may explain the composite character of the trajectories.

The parameters of deformation fields of the second scale level are shown in Figures 25–27. Though some of the common may be seen in each local deformation field, their structure at different depths rather strongly differs and they do not become more homogeneous with depth. Some of the features are depth-independent, others are characteristic to definite depth intervals. It is seen well in the maps of trajectories of main deformation (Fig. 25).

The maps of Lode-Nadai coefficients (Fig. 26) show that the relations between values of principal deformations are even more differentiated than their trajectories, and vary even in limits of the areas with identical direction of the latter. Most various is the spatial distribution of the coefficients in upper layer. With depth growing the pattern becomes more regular, and the homogeneous zones looks as if aligning with the lines of geological faults.

Field of lines of maximum shear deformatios (Fig. 27) is also complicated. Some of its features remains the same throughout the whole thickness of the seismic layer, others make its separate horizons differ. To correlate the fields of lines of maximum shear deformations at different depth with the trends of geological faults seen in the land's surface we assumed that the geological faults are mostly vertical or steep. The correlation revealed that a single fault may break into segments seen in different depth levels of the field of maximum shear deformation. It is only the Iliak-Vakhsh and Ghissar-Kokshaal faults, and considerable parts of some other faults, that can be traced all along their length at depth of 15 km and deeper. Probably, such correspondences show that a fault may be at definite time interval active just with its fragments, and not entirely. At the same time, depth-dependent character of the field of deformation seems to support the idea of tectonic layering of the lithosphere, not only of its relatively deep parts, but of the upper Earth's crust, too.

4.5. Hierarchical properties of seismotectonic deformation. Let's analyze deformation fields in the Pamirs, Afghan-Tadjik depression and Southern Tien Shan obtained with different degree of averaging of earthquake seismic moments from a point of view of hierarchical nature of many processes in geological medium [Гзовский, 1975; Николаев, 1982; Осокина, 1986; Садовский и др., 1987].

First, it is worth remanding once more that the regional STD field (data on most strong earthquakes) is characterized by southeast orientation of maximum shortening and about east-west and northeast-southwest orientation of planes of maximum shear. This is in good agreement not only with geotectonic situation in the region under study, but also reflects the general structural regularity in all the Central Asian orogenic belt [Makapob  $\mu$  др., 1982]. The spatial structure of the STD field is a composition of local fields whose properties depend on the degree of averaging. Naturally, the field of the first scale level appears most smoothed, and the field of the second level displays some features
which can not be revealed with averaging by larger volumes.

O.V.Soboleva [Соболева,1988] showed that, with all the difference between different-scale STD fields, an avarage orientations of axes of principal deformations in these fields are about the same and strike close to directions of axes in a regional field. There are also some features that appear at any scale of averaging. They are SE-NW-directed maximum shortening, coinciding with overall compression, alignment of lines of maximum shear deformations with the trends of separate fragments of geological faults, and the geological faults exert on the field of trajectories of principal deformations.

To understand why some parameters of differentscale STD fields are so stable we used the diagrams of fractal dimensions [Mandelbrot, 1983]. Its sense is reduced to the following. If there are some elements with the same characteristic parameter found at different scale levels, and dependence of their number versus their size appears linear in double logarithmic scale then the system these elements constitute is hierarchic. Classic examples of such systems in seismology are the recurrence graph of earthquakes and distribution of seismicity on the Earth's surface [Садовский и др., 1984].

Analysing the STD fields of different scale levels O.V.Soboleva [Coбoлева, 1988] constructed the diagram of dependence of number of volumes with identical (in given limits) orientation of principal axes of deformations from the size of volume (Fig. 28). It was found that the diagram remained linear in a rather big range of the sizes (from  $9x9 \text{ km}^2$  up to  $76x76 \text{ km}^2$ ). This means that the same orientation of axes which is characteristic to one cell in a particular scale level can always be found in some number of cells in the next scale level. As the simple count shows 70-90 % of earthquakes occurred within those cells.

In conclusion it can be pointed out that the STD fields are organized into hierarchical pyramid – the larger the averaging cell is the smoother and simpler fields of deformation tend to become. Mean characteristics of local fields in all scale levels reflect the orientation and type of regional deformations, which in their turn are in agreement with the general structural pattern of the Alpine-Himalayan orogenic belt as a whole.

## Chapter 5. Comparison of different sources of information on recent geodynamic characteristics in the region

The axes of principal shortening  $C_3$  in the field of the STD tensors strike mostly north-south, i.e. they are oriented in general similarly to the M<sub>3</sub> axes of the tectonic deformation. However, there are essential differences between their orientation in the eastern flank of Qaidam, the eastern Tien Shan, the eastern Sayans, the southern Caspian Sea and the central Black Sea regions. The directions of the principal lengthening  $C_1$ and intermediate C<sub>2</sub> axes of the STD are more variable than the  $M_1$  and  $M_2$  axes of the tectonic deformation. These differences can be explained partly by inaccuracy of the data and partly by the short period of instrumental seismicity (some earthquakes are related to secondary small faults that have not been identified and taken into account in our calculation of tectonic deformation). But there is a principal difference: earthquake rupture is characterized often by the bigger vertical component of motion and by corresponding deviation of principal axes of deformation relative to the tectonic motion and deformation in the same fault zones. The additional vertical component can be contributed by some local sources of stress field, such as crustal irregularities and chemical transformations in rocks [Иванова, Трифонов, 1993, 1998; Trifonov, Karakhanian, Assaturian, Ivanova, 1994]. Another principal source of differences between the active fault data on recent tectonic deformation and the STD is the geological irregularities that produce local variations of the tectonic deformation field, but decrease in the depth, where the STD contribution is the most essential. The differences of recent tectonic deformation and the STD decrease, if we compire the orientation of the relative deformation axes in the horizontal plane (Figs. 12, 13, 17, 18). In some places differences of the recent tectonic deformation and the STD can be also a result of decollement tectonics.

It is interesting to compire the results of studying the deformation effects of active faulting and the STD with the third source of information on recent deformation, namely the repeated geodetic measurements, mainly carried out by the GPS technology. They are similar with the geodynamic analysis of active faults, representing a behaviour of the same upper layer of the Earth's crust, and they are similar with the seismological data, representing the tectonic situation only of the last decades.

The geodetic data on the Indian-Eurasian collision region are not joined to the common network. But we can combine the data into two geotraverses. The western cross-section strikes from the Western Tien Shan via a junction of the Tien Shan and the Pamirs to the Himalayas. The minimum total transverse shortening along the cross-section sums: the shortening of the Western Tien Shan (up to 5 mm/year) [MakapoB и др., 1996]; the shortening of the boundary zone between the Pamirs and the Tien Shan (20 mm/year) [Pevnev et al., 1975; Кучай и др., 1978] together with squeezing of rocks to the west out of the most compressed area (20–30 mm/year) [Певнев и др., 1978; Гусева и др., 1993]; and shortening in the Main Boundary Fault and

#### Summary

Frontal Thrust zones of the Himalayas (10-15 mm/year) [Valdiya, 1986]. The sum is about 5 cm/year. The eastern cross-section strikes from the Central Tien Shan via the western Kunlun and Tibet to the Himalayas. The minimum total transverse shortening is a sum of the Central Tien Shan shortening (15-20 mm/year) [Hager et al., 1996; Abdrakhmatov et al., 1996]; the shortening along the eastern side of the Karakorum fault (about 17 mm/year); and the shortening in the southern slope of the Himalayas (10-15 mm/year) [Valdiya, 1986]. The sum is 4.5-5 cm/year. Thus, the transverse shortening is 4.5-5 cm/year in the Indian-Eurasian collision region by the geodetic data. The shortening by active fault data (3+1 mm/year), is less, but it become equal, being increased by effects of microdeformation around major fault zones and recent folding that give up to 20-30 % of total shortening.

The GPS network of the Arabian-Eurasian collision region includes the northern flanks of the African and Arabian plates, the Caucasus, the Anatolian plate, and the Aegean basin [Drewes, Geiss, 1990; Reilinger, Barka, 1997; Шевченко и др., 1999; McClusky et al., 2000]. The results of the GPS measurements show not less, than 20 mm/year of the shortening in the Arabian-Eurasian interaction area. The northern drift of the Arabian plate produces also the outher-clock rotation of the Anatolian plate with rates about 24 mm/year in the eastern part and up to 32 mm/year in the Aegean basin. The rotation is realized by sleep in the wide belt with the North Anatolian fault zone in the central part. The increase of the rotation rates in the Aegean depends on additional lengthening of the basin by the upper mantle diapir [Трифонов, 1999]. The drift to the SSW in the Aegean basin produces thrusting in the Crete-Helen arc. It is combined with the contrary subduction of the African plate with rate up to 5 mm/year. These deodetic data correspond (with taking into the accout microdeformations around major faults) to the results of active fault studies of the re-[Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, gion 1994: Трифонов, 1999].

So, the geodetic data, as well as the geodynamic analysis of active faulting show that the rates of the transverse shortening of the part of the Alpine-Himalayan orogenic belt under discussion decrease to the west (because of location of the southern plates rotation poles in the west) and change sharply in the Chaman-Darvaz and Levant-East Anatolian fault systems. The rates in the Indian-Eurasian collision region reach 4–5 cm/year and decrease up to 2–2.5 cm/year in the Arabian-Eurasian collision region and less than 1 cm/year in the Mediterranean.

## Conclusion

Three sources of information and groups of techniques were used in this paper to calculate parameters of recent geodynamics of the Earth's crust in the central segments of the Alpine-Himalayan belt. They are: calculation of the deformation by using geological and geomorphological techniques for identification, definition and mapping of active faults; calculation of the deformation by using focal mechanisms and other parameters of crustal earthquakes; and estimation of the deformation by repeated geodetic measurement data (first of all, the GPS technology). Each of the sources has its advantages and limitations, because they represent geodynamics of different layers of the crust during different time intervals. As a whole, the results of our studies show a process of the recent collision deformation. The process is initiated by relatively simple kinematics of the plate interaction, that is transformed to complex variations of the deformation field because of structural irregularities of different ranks. The deformation field is different in different layers of the crust and probably undergoes temporal variations.

We propose to combine these three groups of techniques to receive the three dimension information on recent geodynamics of the Earth's crust with estimating temporal variations of their parameters during the last thousands years. An analysis of structural pattern and kinematics of active faults can be used to create the regional network of the GPS observation points, joined with stations of the global IGS (International GPS

Service) system. In its turn, the regional network must be combined with the local networks of the GPS or ground geodetic observations in major active fault zones. The local network data together with geological and seismological studies of the fault zone activity give a possibility to estimate the contemporary behaviour of such zone (correlation of creep and accumulation of elastic deformation) and finally to forecast a strong earthquke [Певнев, 1999]. Relative displacements of the GPS points of observation give data to calculate parameters of the contemporary deformation in the region as a whole or its different parts. The deformation field can be essentially detailed by taking into account characteristics of Late Quaternary tectonic deformation: a distribution of active faults, rates of motion on them, and effects of recent folding. Such combined calculation will be resulted by the field of tensor of deformation rates in the upper part of the Earth's crust. Calculation of the STD, differentiated by depths, if possible, give a possibility to compare the field in the sufficial layer and deformation in the dipper parts of the crust, i.e. to calculate the three-dimension field of deformation. It will be the contemporary field, characterizing the last decades geodynamics. Its changes during the Holocene can be estimated by analysing historical seismicity, paleoseismicity and variations of fault activity, as well as comparison of the contemporary field with the Late Quaternary field of deformation, calculated by using active fault data.

# Сводный каталог активных разломов областей Индийско-Евразийской и Аравийско-Евразийской коллизии

General catalog of active faults of regions of the Indian-Eurasian and Arabian-Eurasian collision Сводный каталог содержит данные об активных разломах региона между 30–104° в.д. и 26–46° с.ш. к западу от 64° в.д. и 26–56° с.ш. к востоку от него. Каталог представляет собой последовательность из 15 региональных каталогов по отдельным провинциям:

1. Восточное Средиземноморье;

2. Анатолия;

3. Армения;

4. Кавказ и Крым;

5. Азербайджан и Южный Каспий;

6. Иран;

7. Копетдаг;

8. Туранская плита и Казахский щит;

9. Тянь-Шань;

10. Памир;

11. Афганистан и Пакистан;

12. Гималаи;

13. Китай;

14. Монголия и Западное Прибайкалье;

15. Алтае-Саянская область.

Каталоги провинций состоят из следующих частей.

1. Карта активных разломов провинции с их номерами в каталоге. Если на какой-то части карты разломов слишком много, для него сделана картаврезка, контур которой показан на основной карте.

2. Основной каталог разломов провинции имеет номер, соответствующий номеру провинции, и содержит следующие столбцы.

№ – номер разлома – дробь, в числителе которой порядковый номер разлома (начиная с 1 в каждой провинции), а в знаменателе – номер провинции.

Name – название (или названия) разлома, если оно есть. Разломы могут объединяться в зоны с общим названием.

γ, λ – широта и долгота концов разлома.

t – индекс времени последнего проявления активности разлома и здесь же символ скрытого глубинного разлома. Разломы подразделяются на: 1 – исторические и современные; 2 – активные в позднем плейстоцене и голоцене (Q<sub>3</sub>-Q<sub>4</sub>) – последние 0,1 млн лет; 3 – активные в среднем плейстоцене (Q<sub>2</sub>) – 0,7–0,1 млн лет; 5 – активные в Q<sub>2</sub> и возможно активные в Q<sub>3</sub>-Q<sub>4</sub>; 6 – глубинные разломы, активные в Q<sub>2</sub>-Q<sub>4</sub> и выраженные на поверхности лишь косвенными признаками.

v – индекс скорости (V) движений. Разломы подразделяются на:  $1 - V \ge 5$  мм/год;  $2 - 5 > V \ge 1$  мм/год; 3 - V < 1 мм/год; 4 - V << 1 мм/год (только для платформенных разломов).

Se – тип движений по разлому: Т – надвиг (не круче 45°); R – взброс (круче 45°); N – сброс; D – правый сдвиг; S – левый сдвиг; E – раздвиг; FL – флексура; TH – поверхностное продолжение глубинной периокеанической сейсмофокальной зоны; М – океанический трансформный разлом; U – тип не известен. Возможна комбинация символов (DN, R>S, E>>D, TR и т.д.). Для предполагаемого типа смещения символ дается в скобках: (D), S(R) и т.д. Последнее относится и ко всем другим приводимым в каталогах сведениям.

Up – поднятое крыло разлома с вертикальным смещением (+NE, +S и т.д.)

**R** – достоверность данных о разломе (А – высокая, В – средняя, С – низкая).

**Re** – источник информации (указывается номером и снабжен примечанием, помещенным после каталога и позволяющим найти соответствующую ссылку в списке литературы.

NN – номера перечисленных ниже каталоговприложений, в которых содержатся дополнительные сведения о разломе (если они есть).

3. Каталог-приложение N.1 (N – номер провинции) «Признаки активности разлома и способы датирования смещений» содержит следующие столбцы.

№ – номер разлома.

Sign – признаки активности, включая поверхностное выражение скрытого разлома, и способы датирования смещений. Символами указаны следующие признаки активности разлома.

– Геологические и геоморфологические: ОD – смещение или деформация молодых отложений; OF – смещение или деформация молодых форм рельефа; ОС – смещение или деформация русел, долин и т.п.; ОТ – смещение или деформация террас, конусов выноса и т.п.; DC – контрастное изменение состава и/или мощности молодых отложений; SP – глубинное молодое смещение по данным сейсмопрофилирования.

- Сейсмологические, сейсмотектонические и геофизические: НС – цепочка гипоцентров землетрясений; FM – данные о механизмах очагов землетрясений; ER – современное или историческое сейсмогенное смещение; PS – данные о палеоземлетрясениях;

GD – геофизические данные, интерпретируемые как свидетельства молодого перемещения по разлому в относительно глубокой части земной коры или мантии.

– Геодезические и исторические: RG – данные повторных геодезических наблюдений, включая GPS; HR – смещения искусственных и природных объектов по историческим или археологическим данным.

- Вулканические: VC - молодые цепочки вулканов.

- Гидротермальные и гидро-геохимические: НТ современная гидротермальная активность; РН - признаки позднечетвертичной гидротермальной активности; MV – грязевые вулканы и данные об аномально высоких пластовых давлениях; GA – современные газовые и гидро-геохимические аномалии.

- Косвенные геологические: СЕ - концентрация оползней и других экзогенных следствий современной геодинамической активности; SM - активная флексура или линейная цепь складок над скрытым разломом.

– Дистанционные: SI – линейная деформация рельефа, различимая на космическом снимке или топографической карте; RS – линейная деформация рельефа, различимая на аэрофотоснимках; RM – спектрометрические аномалии, интерпретируемые как проявление современной геодинамической активности.

- Поверхностное выражение скрытого разлома указано символами: PC – резкое различие новейшего структурного рисунка в крыльях; FL – флексура; FZ – молодая складчатая зона; EC – эшелонированное расположение структур сжатия; ET – эшелонированное расположение структур растяжения; CF – повышенная трещиноватость; CL – концентрация оползней и т.п.; GA – газовые и гидро-геохимические аномалии.

– Методика датирования смещений по разлому (как и других проявлений его активности) указана символами: КА – К-Аг; РМ – палеомагнитная; ТС – тефрохронологическая; ТМ – термолюминисцентная; СR – радиоуглеродная; LH – лихенометрическая; HI – историческая; АR – археологическая; IN – инструментальная (геодезическая или сейсмологическая); GC – геологическая корреляция с датированными объектами; МС – геоморфологическая корреляция с датированными объектами.

4. Каталог-приложение N.2 «Наклоны плоскостей разломов» содержит следующие столбцы.

№ - номер разлома.

**An-As** – угол наклона и его направление (может не указываться). Примеры: 48 NE или 67 NN или 64.

Site – часть разлома, где проведены измерения, может быть пустой или заполнена одним из следующих способов: координаты ( $\gamma$ ,  $\lambda$ ) пункта наблюдений; координаты ( $\gamma$ ,  $\lambda$ ) окончаний сегмента, где падение определено; часть разлома, где падение определено (N, E, NE, SW и т.д.).

5. Каталог-приложение N.3 «Амплитуды и скорости перемещений по разломам» содержит следующие столбцы.

№ – номер разлома.

Md – амплитуды смещений, в м. Указывается тип смещения (те же символы, что и в столбце Se основного каталога) и его минимальные и максимальные величины или только одно значение, если эти величины совпадают, а также отношение компонент смещения. Для одного разлома может приводиться несколько значений для разных компонент, за разные отрезки времени и/или в разных частях разлома. Примеры: D50 100 или V4 5, где V – вертикальное смещение, или D/N=5/1. Символ\* используется для геодезически измеренных амплитуд смещений, а символ\*\* – если они определены сейсмологическими методами.

Т – время перемещений. Оно может быть указано в годах или геологическими символами: Q2 – средний плейстоцен (700000–100000 лет назад) или его части (Q21 – ранняя, Q22 – поздняя); Q3 – поздний плейстоцен (100000–10000 лет назад) или его части (Q31 – ранняя, Q32 – поздняя); Q4 – голоцен (последние 10000 лет) или его части (Q41 – ранняя, Q42 – поздняя).

V – средняя скорость перемещений V, в мм/год. Указывается тип смещения (те же символы, что и в столбце Se основного каталога) и минимальные и максимальные значения скорости или только одна величина, если эти значения совпадают. Примеры: VS5 10 или VT0.2. Как и для Md, может приводиться несколько значений. В том же смысле, что и для Md, используются символы \* и \*\*.

Site – часть разлома, где проведены измерения Md или V, может быть пустой или заполнена одним из следующих способов: координаты ( $\gamma$ ,  $\lambda$ ) пункта наблюдений; координаты ( $\gamma$ ,  $\lambda$ ) окончаний сегмента, где Md или V определены; часть разлома, где Md или V определены (N, E, NE, SW и т.д.).

6. Каталог-приложение N.4 «Сейсмические проявления в зонах разломов» содержит следующие столбцы.

№ – номер разлома.

Seis – магнитуда М или интенсивность I (минимальное и максимальное значения или только одно, если они совпадают) и название землетрясения.

Date – дата события.

γ; λ – координаты эпицентра.

Н – глубина гипоцентра.

Add – дополнительные сведения, включая данные о сейсмогенном разрыве, слабой сейсмичности (WE), сейсмогенных оползнях и обвалах (LS CO) и периоде повторяемости землетрясений.

7. Каталог-приложение N-5 «Прочие сведения о разломах» содержит два столбца.

№ - номер разлома.

**Data** – сведения. Особыми знаками обозначены уточненный возраст последних проявлений активности (те же символы, что и в столбце **T** приложения N.3) и нарушенный разломом слой литосферы (S – осадочный чехол; UC – верхняя часть консолидированной коры; LC – нижняя часть коры, M – мантия; возможна комбинация символов: UC, (LC) и т.д.). The General catalog represents data on active faults in the region, bounded by  $30-104^{\circ}E$  and  $26-46^{\circ}N$  to the west of  $64^{\circ}E$  and  $26-56^{\circ}N$  to the east of it. The General catalog contains 15 catalogs of the following provinces:

1. Eastern Mediterranean;

2. Anatolia;

3. Armenia;

- 4. Caucasus and Crimea;
- 5. Azerbaijan and Southern Caspian;
- 6. Iran;
- 7. Copet Dagh;
- 8. Turanian plate and Kazakh shield;
- 9. Tien Shan;

10. Pamirs;

11. Afghanistan and Pakistan;

- 12. Himalayas;
- 13. China;

14. Mongolia and western Baikal region;

15. Altai-Saian region.

Catalog of every province contains the following parts:

1. A map of active faults of the province with their numbers in the catalog. If there are too many faults in some area, it is shown in more detailed map, contoured in the map of the province.

2. A main catalog of the province has its number and contains the following columns:

 $N_2$  – number of the fault is fraction where numerator is number of the fault in the province and denominator is number of the province.

Name – name (or names, if several) of the fault.

 $\gamma$ ,  $\lambda$  – latitude and longitude of the fault terminations.

t – numeral, showing the age of last manifestations of the fault activity. Faults are differentiated to: 1 – historical and contemporary; 2 – active in Late Pleistocene and Holocene  $(Q_3-Q_4)$  – the last 0.1 mln. years; 3 – active in Middle Pleistocene  $(Q_2) - 0.7 - 0.1$  mln. years ago; 5 – the  $Q_2$  activity is proved and the  $Q_3-Q_4$  activity is inferred; 6 – deep-seated faults, active in  $Q_2-Q_4$  and manifested only indirectly in the land surface.

v – numeral, showing a rate V of the fault motion. The faults are differentiated to:  $1 - V \ge 5 \text{ mm/year}$ ;  $2 - 5 > V \ge 1 \text{ mm/year}$ ; 3 - V < 1 mm/year; 4 - V << 1 mm/year (only for the platform faults).

Se – sense of motion on the fault: T – thrust (not steeper than 45°); R – reverse (steeper than 45°); N – normal; D – dextral; S – sinistral; E – extension; FL – flexure; TH – surface termination of the deap-seated perioceanic seismic zone; M – oceanic transform fault; U – unknown. The combined symbols (DN, R>S, E>>D, TR, etc.) are possible. The symbol in brackets means inferred sense of motion: (D), S(R), etc. Brackets are used by the same manner also in other parts of the catalog.

Up - uplifted side of the fault with vertical offset (+NE, +S, etc.).

 $\mathbf{R}$  - reliability of the data presented (A - high, B - mediate, C - low).

**Re** – source of the information on the fault (it is shown by numerals that are explained in the foot-note; all references are represented in the «Bibliography»).

NN – numerals of appendixes with additional data on the fault (if they exist).

3. Appendix N.1 (N is number of the province) «Manifestations of fault activity and methods of offset dating» contains the folloving columns:

 $\mathbf{N}_{\mathbf{2}}$  – number of the fault.

Sign – signs of the fault activity (including surface manifestations of the buried fault) and methods of dating of fault motion. The signs are shown by the following symbols:

- Geological and geomorphologic: OD - offset or deformation of young deposits; OF - offset or deformation of young topographic features; OC - offset or deformation of channels, valleys, and so on; OT - offset or deformation of terraces, alluvium fans, and so on; DC - contrast change of composition and/or thickness of young deposits; SP - deep-seated young offset deduced with seismic profiling.

- Seismological, seismotectonic and geophysical: HC - chain of earthquake hypocentres; FM – indicates that there are data about sense and magnitudes of displacement, derived from focal mechanisms; ER – recent or historical seismic ruptures; PS – records of paleoseismicity; GD – geophysical data, interpreted as indicating recent fault motion in the relatively deeper parts of the Earth's crust or the mantle.

- Geodetic and historical: RG - data from repeated geodetic measurements, including GPS; HR - offsets of artificial or natural objects, detected by using historical or archaeological data.

- Volcanic: VC - young volcanic chain or fracture.

- Hydrothermal and hydro-geochemical: HT - presentday hydrothermal activity; PH - signs of Late Quaternary hydrothermal activity; MV - mud volcanoes and data on the abnormally high layer pressure; GA - recent gas and hydro-geochemical anomalies.

- Indirect geological: CE - concentration of landslides and other exogenous consequences of recent geodynamic activity; SM - active flexure or linear fold system above the buried fault. - Remote sensing: SI - linear deformation of topography seen on space images or topographic maps; RS - linear deformation of topography seen on aerial photos; RM - spectrometric anomalies interpreted as manifestations of recent geodynamic activity.

- Surface manifestations of the buried faults are shown by the following symbols: PC - sharp difference of the young structural pattern on the sides of the fault; FL - flexure; FZ - young folded zone; EC - en echelon located structures of compression; ET - en echelon located structures of extension; CF - higher fracturing; CL- concentration of landslides, etc.; GA - gas and hydrogeochemical anomalies.

- Methods of dating of fault motion (as well as of other manifestations of fault activity) are shown by symbols: KA - K-Ar; PM - paleomagnetic; TC - tephrochronological; TM - thermoluminescent; CR - radiocarbon; LH - lichenometric; HI - historical; AR - archaeological; IN - instrumental (geodetic or seismological); GC - geological correlation with dated formation; MC - geomorphological correlation with dated formation.

4. Appendix N.2 «Dip of faults» contains the following columns:

 $N_2$  – number of the fault.

An-As – dip and direction of the dip (the latter can be absent). *Examples*: 48 NE or 67 NN or 64.

Site – site of observations may be shown by one of the following ways: coordinates  $(\gamma, \lambda)$  of the site; coordinates  $(\gamma, \lambda)$  of terminations of the fault segment, where the dip was measured; a part of the fault, where the dip was measured (N, E, NE, SW, etc.).

5. Appendix N.3 «Magnitudes and rates of motion on faults» contains the following columns:

**№** – number of the fault.

Md – offsets, in meters. A sense of the offset (by the same symbols, as it made in Se of the main catalog) and its minimum and maximum values (only one value, if they are equal) as well as ratio of components of synchronous displacements are shown. *Examples*: D50 100 or V4 5 (V is vertical offset) or D/N=5/1. Several values can be represented for different components, different time inter-

vals and different parts of the same fault. The symbol \* is used after the magnitudes, if they have been determined by repeated geodetic measurements, and symbol \*\* is used for the magnitudes, determined by seismological techniques.

T - time of displacement may be written in years or by geological symbols: Q2 - Middle Pleistocene (700,000-100,000 yrs ago) or its parts (Q21 - Earlier, Q22 - Late); Q3 - Late Pleistocene (100,000-10,000 yrs ago) or its parts (Q31 - Earlier, Q32 - Late); Q4 - Holocene (the last 10,000 yrs) or its parts (Q41 - Earlier, Q42 - Late).

V – average rate of V, D, S, T, R, N or E fault slip, in mm/year. *Examples*: VS5 10 or VT0.2. Symbols \* or \*\* are used by the same way, as it made for the Md.

Site – site of measurement of Md or V may be shown by one of the following ways: coordinates  $(\gamma, \lambda)$  of the site; coordinates  $(\gamma, \lambda)$  of terminations of the fault segment, where Md or V were measured; a part of the fault, where Md or V were measured (N, E, NE, SW, etc.).

6. Appendix N.4 «Seismic manifestations in the fault zone» contains the following columns:

**N**<sub>2</sub> – number of the fault.

Seis – Magnitude or intensity of the earthquake (for example, M5 5.5) and its name.

Date – Date of the event (for example, 30.04.1923).

 $\gamma$ ;  $\lambda$  – Coordinates of the epicentre.

H – Depth of the hypocentre.

Add – Additional data on the earthquke, including data on the seismic rupture (length, magnitide, strike and sense of the offset), weak seismicity (WE), seismic landslides and rockfalls (LS CO), and recurrence interval, in years.

7. Appendix N.5 «Other data on faults» contains 2 columns:

 $\mathbf{N} = \mathbf{n}$  umber of the fault.

**Data**, including symbols for the corrected age of last manifestations of the fault activity (the same, as in T of Appendix N.3) and faulted layers of the lithosphere (S – sedimentary cover; UC – upper crust; LC – lower crust; M – mantle; combination is possible: UC, (LC), etc.).



76

#### 1. ВОСТОЧНОЕ СРЕДИЗЕМНОМОРЬЕ Основной каталог разломов провинции

Данные систематизировали В.Г.Трифонов (Сирия, Ливан, Израиль и Египет), М.Граничный (Ирак) и Н.В.Лукина (Красное море)

The stry kind (Republic Mope)

## **1. EASTERN MEDITERRANEAN**

Main catalog of faults in the province

Compiled by V.G.Trifonov (Syria, Lebanon, Israel and Egypt), M.Graniczny (Iraq), and N.V.Lukina (Red Sea)

N	Name	t	V	Se	Up	R	Ŷ	λ	γ	λ	Re	NN
	Bitlis (Southern Taurus) thrust	3	3	T	+N	В	3757.87	4208.77	3756.06	3819.47	1,7	
21	Bitlis (Southern Taurus) thrust	3	3	Т	+N	B	3755.03	4318.99	3758.74	4210.28	1,7	
2.1	Dials (Southern Press)	5	3	(S)		В	3800.81	4213.32	3749.81	4157.56	22	
<u> </u>		5	3	ັບ໌		С	3715.31	4051.26	3717.29	4028.50	24	
4.1		5	3	Ŭ		Ċ	3717.22	4238.86	3724.67	4212.83	24	
5.1	Abdel-Azis f	2	3	TR	+S	Ā	3625.91	4011.33	3627.82	4037.00	5	135
71	Abdel-Azis f	3	3	TR	+S	С	3630.92	4046.55	3628.05	4037.57	5	
/.1 01	Karachok f	2	3	R	+N	Ā	3705.04	4157.82	3703.23	4227.46	5	15
0.1	Karachok f	2	3	R	+N	Ċ	3654.80	4253.85	3703.44	4228.05	5	
9.1	Fact Anatolian f 7	2	2	(S)		Ř	3620 50	3609 21	3549.90	3547 35	5 6 18	I I
	East Anatolian f 7	2	ĩ	(S)		č	3620.99	3616 56	3606 77	3600 44	5 6	i i
11.1	East Anatolian f.z	2	2	(S>R)	+NW	č	3631 30	3619.43	3623 76	3611 50	5 6 18	i
12.1	Levent fz : Raum f	5	5	S S		Ř	3345 36	3525 41	3314.28	2522.00	13	i
13.1	Levent fz : Roum f	5	2	ŝ		č	3356.85	3522 38	3346.03	3525 10	13	i l
	Levent fz : Allethegiveh f	5	2	ST (5)	+NW	R	3545 32	3557 36	3514.40	3536.05	5.6	1235
15.1	Levant 1.2., Analieqiyen I.	Ĩ	5	(5)		č	3549.32	3546.81	3474 57	3541 45	5,0	1
10.1	Levan I.Z.	ŝ	2	(S) (S)	TGE	č	2425 42	2540.85	2415 10	2520.09	24	1
1/.1	Levan 1.2.	2	2	(3~N)	TOL	č	3423.43	3540.85	3413.17	2520.46	24	
18.1	Levant 1.2.		2	(3) (8) D)	165	č	3419.92	3530.03	3337.70	2622.40	24	
19.1	Levant 1.z.	2	2	(3/K)	TOE	L.	3400.81	3551.55	3330.08	3522.38	24	1
20.1	Levant I.z.	12		22N	TE	A	3014.43	3030.33	3514.25	3021.09	5, 0 6 (	135
21.1	Levant I.Z.		2	(S>N)	+E	C	3030.02	3044.04	3614.89	3030.31	5, 6	1
22.1	Levant f.z.	2	3	S>N	+SE	В	3602.12	3635.14	3633.60	3653.42	5,6	135
23.1	Levant f.z.	2	3	(S)>N	+E	В	3612.68	3624.93	3556.13	3625.29	5, 6	1
24.1	Levant f.z.	2	3	(S)>N	+W	В	3613.57	3631.37	3556.11	3625.15	5,6	1
25.1	Levant f.z., main recent strand	1	1	S>>N	+W		3612.42	3621.66	3435.60	3619.71	5,6	135
26.1	Levant f.z.	2	1	S>>R	+NW	B	3439.31	3620.63	3336.57	3540.44	2, 5, 6	1
27.1	Levant f.z.	2	2	S		B	3255.46	3532.08	3336.11	3540.19	5, 6	1
28.1	Levant f.z.	2	2	S>N	+W	В	3241.62	3532.42	3253.77	3528.88	5, 6	15
29.1	Levant f.z.	2	3	N	+NW	В	3258.01	3536.62	3253.17	3527.00	5, 6	1
30.1	Levant f.z.	2	2	S		B	3253.54	3535.99	3305.83	3537.37	5, 6	1
31.1	Levant f.z.	2	3	S		В	3321.76	3538.60	3306.51	3537.34	5,6	1
32.1	Levant f.z., Jordan f.	2	1	S		В	3218.29	3533.99	3254.26	3537.32	10, 19	135
33.1	Levant f.z.	2	2	S		B	3215.84	3535.45	3220.84	3535.77	5, 10, 19	1
34.1	Levant f.z.	2	1	S		В	3141.77	3527.80	3217.24	3536.74	10, 19	135
35.1	Levant f.z.	2	2	(S)>N	+NW	A	3131.82	3525.63	3141.44	3529.17	19, 23	145
36.1	Levant f.z.	2	2	S>N	+W	A	3108.21	3520.68	3148.34	3526.84	11, 14, 19	13
37.1	Levant f.z.	2	2	S>N	+NW	В	3104.55	3519.08	3108.68	3519.63	11, 14, 19	1
38.1	Levant f.z.	2	2	S>N	+NW	В	3058.14	3517.19	3103.64	3518.28	11, 14, 19	ī l
39.1	Levant f.z.	2	2	S>N	+NW	В	3055.62	3514.54	3059.98	3516.15	11, 14, 19	i l
40.1	Levant f.z.	2	3	S>N	+NW	В	3034.10	3500.54	3054.94	3514.28	11, 14, 19	i l
41.1	Levant f.z.	2	1	S>N	+E	Ā	3113.89	3530.23	3140.26	3532.87	9 19	,
42.1	Levant f.z.	$\overline{2}$	2	S>N	+SE	R	3147.82	3534.81	3140 72	3532.88	9 10	i l
43.1	Levant f.z.	2	ī	S		Ā	3112 51	3530 74	2929.62	3453.90	9 14 15 19	135
44.1	Levant f.z.	12	2	ŝ		B	2821.66	3427.34	2929 16	3453 64	14 15 19	1
45.1	Levant f z	2	2	ŝ		č	2808 78	3420.29	2821.20	3476 83	14, 15, 19	1
46.1	Levant f.z.	2	Ĩ	ŝ		Ř	2949 56	3506 11	2749 52	3425 70	14 15 19	1
47.1	Levant f7	2	2	ŝ		R	3010 41	3513 75	2050.02	2506 27	0 15 10	
48.1	Levant f7	5	1			č	2720.00	3410.25	2740.06	3475 45	0 15 10	1
49.1	Levant f7	2	2		+SM	č	3617 70	3612.12	2610.99	3425.45	5, 13, 15	1
50.1	Levant f 7	2	2		LCW	č	3612.69	3624.02	3609 67	3623.32	5,0	: 1
51 1	Levant f z	2	5		-5W		2802.00	2420 44	2000.07	2427 00	5, 0 24	1
52 1	Aafrin f	4	2	(P)		D D	2603.08	3429.44	2021.43	3427.09	24 5 2	
52.1		2	2	(K) B		D	3043.88	3/28.20	3024.38	3033.22	<b>5,0</b>	
53.1		4	2	ĸ	TNW	D	3334.03	3004.24	3306.21	3337.35	3, 5, 6, 12, 24	1
56 1		2	5	ĸ	+NW	В	3348.70	3643.29	3326.58	3605.91	3, 5, 6, 12, 24	1
33.1 82 1		2	3	ĸ	+NW	C	3424.99	3733.44	3349.16	3643.83	5, 6, 12, 24	1
20.1		2	3	R	+NW	В	3330.45	3551.17	3313.73	3538.40	3, 5, 6, 12, 24	1
37.1		2	3	R	+NW	В	3336.99	3604.70	3323.79	3545.94	3, 5, 6, 12, 24	1
58.1	Damascus f.	2	3	SR	+NW	A	3401.28	3614.64	3330.85	3546.75	3, 5, 6, 12	15
59.1		2	3	R	+NW	С	3411.85	3622.36	3318.63	3534.89	5, 6, 12, 24	1
60.1		2	3	R	+NW	B	3425.12	3637.01	3359.17	3611.66	3, 5, 6, 12, 24	1

•

N	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
61.1		2	3	R	+NW	B	3424.61	3636.19	3413.47	3624.25	3, 5, 6, 12, 24	1
62.1		2	3	R	+NW	С	3434.51	3641.79	3425.58	3637.28	5, 6, 12, 24	1
63.1	Central Palmyridae f.	3	3	(S)R	+NW	В	3453.33	3852.50	3434.10	3641.30	5, 6	15
64.1		3	3	R	+SE	С	3456.67	3723.22	3440.24	3703.42	5, 12, 24	1
65.1		3	3	R	+SE	C	3513.34	3750.12	3454.55	3722.01	5, 12, 24	1
66.1		3	3	R	+SE	C	3500.79	3735.49	3437.68	3707.36	5, 12, 24	
67.1		3	3	K	+NW	C	3431.46	3734.65	3437.44	3716.32	5, 12, 24	1
60.1		2	2	(N)			3300.79	3733.44	3449.39	3/32.40	5,12	15
70 1	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	2	2				3439.20	3733.20	3431.19	3732.09	5,12	15
71 1		2	12	N	+SF	R	3440 86	3741.20	3503.87	3749 45	5,12	15
72 1		1	1	N	+NW	B	3451 75	3806 43	3456 31	3807 99	5,12	1
73.1		3	3	N	+SE	B	3458.86	3811.30	3455.45	3810.83	5, 12	i
74.1		3	3	N	+NW	В	3450.41	3826.01	3456.15	3830.95	5, 12	15
75.1		3	3	N	+SE	В	3450.99	3828.66	3456.24	3831.07	5, 12	15
76.1		3	3	N	+NW	В	3451.48	3831.18	3455.87	3836.99	5, 12	15
77.1		3	3	N	+SE	В	3459.21	3839.62	3451.41	3832.74	5, 12	15
78.1		3	3	N	+NW	C	3451.67	3835.26	3500.39	3843.26	5, 12	15
79.1		5	3	U		C	3527.65	3937.61	3456.24	3831.07	5,6	11
80.1		2	2			В	3542.85	4006.02	3528.10	3938.17	5, 6	
81.1		2	2				3535.01	3933.11	3527.05	3937.01	5,0	
93 1		2	2			D	3406.04	4007.10	3/08 51	2758 22	5,0	
84 1		1	12	ы		č	3433 02	3900 66	3408.75	3750 04	24	h
85.1		5	3	ŭ		B	3351.54	3750.76	3356.56	3726.33	12.24	li
86.1		5	3	ΙŬ		B	3351.32	3751.87	3400.23	3838.69	12, 24	15
87.1		5	3	-		Ĉ	3434.37	4000.58	3400.46	3839.24	5, 12	1
88.1		5	3	U		В	3414.82	3945.59	3407.58	3859.28	5, 12	1
89.1		5	3	U		В	3342.08	3730.69	3341.15	3800.79	24	1
90.1		5	3	U		В	3345.86	3856.87	3334.81	3804.69	12, 24	1
91.1		5	3	U		B	3409.74	4019.42	3348.99	3904.09	5, 12	1
92.1		2	3	E		A	3305.66	3546.95	3309.23	3544.89	12	15
93.1		2	3	E		A	3301.48	3551.77	3256.49	3551.97	112	15
94.1		2	2	E		A	3307.60	3600.29	3311.10	3555.23	12	15
95.1		2	2			A	2204 45	3001.72	2211.94	3604.09	12	15
90.1		2	2			Å	2725 40	2624 55	2241 27	2672.20	12	15
981		2	1	F		Â	3233.49	3636.00	3238 66	3635.05	12	15
99.1		2	3	Ē		Ā	3233 55	3640.89	3237 84	3639.69	12	15
100.1		2	3	Ē		Ä	3237.86	3640.78	3242.61	3640.11	12	15
101.1		2	3	E		A	3253.66	3636.54	3250.50	3636.90	12	15
102.1		2	3	E		Α	3258.37	3645.42	3252.27	3646.94	4, 8, 12	15
103.1		3	3	E		С	3225.61	3653.83	3238.49	3650.81	12	15
104.1		3	3	E		A	3215.62	3653.25	3220.35	3651.52	12	15
105.1		3	3	E		A	3338.76	3659.83	3334.50	3703.23	12	15
106.1		2	3	E		A	3331.26	3658.89	3334.38	3655.52	12	15
107.1		2	3	E		A	3332.35	3655.84	3327.20	3700.36	12	15
108.1			5			A	3327.30	3034.57	3316.78	3701.96	12	15
1109.1		2	2			A	2212 04	3702.40	2200 14	2704 77	12	15
111.1	· · · ·	2	2	F		A A	3302 14	3711 20	3307.14	3710.//	12	15
1121		5	2	F		Å	3315 76	3706 22	3311 66	3708 64	12	15
113.1		2	3	Ē		Â	3325.65	3703.42	3317 75	3705 78	12	15
114.1		$ \overline{2} $	3	Ē		Â	3329.25	3701.42	3324.95	3702.06	12	15
115.1		5	3	(N)	+SW	C	3417.36	4052.30	3459.18	3912.40	5.12	i
116.1		5	3	Ú		B	3348.63	3759.09	3353.19	3729.15	12	-
117.1		2	2	Ε		В	2757.75	3337.81	2707.87	3430.34	16	4
118.1		2	2	М		В	2717.33	3436.24	2702.75	3426.38	16	1
119.1		2	2	E		В	2705.87	3428.89	2643.50	3501.41	16	1
120.1		2	2	М		В	2653.03	3505.69	2626.59	3453.85	16	
121.1		2	2	E		B	2636.56	3458.30	2610.90	3526.95	16	
122.1		2	2	M		B	2621.37	3532.79	2541.73	3511.65	16	
123.1		2	3	ĸ	+NE	В	3717.13	4253.08	3718.41	4245.40	21	
124.1			3	ĸ	+NE	В	3715.70	4302.32	3716.70	4256.39	21	ł
125.1		2	5	ĸ	TNE	В Р	3/1/.74	4512.39	3/19.38	4303.82	21	
120.1		2	2	л. 11	TINE	D	3033.01	4300.40	3717.00	4243.81	21	
127.1		2	2	11		D Q	3710.07	4231.0/	3709.91	4300.73	21	
120.1		5	2	1		P	3711.02	4333.07	3714 40	4319 40	21	
130 1		2	3	ŭ		B	3649 48	4413.12	3708 83	4326 66	21	
131.1			3	ŭ		B	3651.57	4419.38	3710.64	4345 45	21	
			<b>_</b>	L	L					L	1	L

#### Восточное Средиземнаморье

	Name	Īt	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
1221		2	3	- U		В	3708.20	4400.22	3702.35	4412.00	21	
132.1		2	3	U		B	3646.53	4427.34	3703.53	4401.91	21	
134.1		2	3	U		В	3655.05	4407.10	3651.50	4416.97	21	
135.1		2	3	U		B	3630.46	4444.59	3639.45	4435.02	21	
136.1		2	3	U		B	3614.73	4515.90	3627.63	4450.88	21	
137.1		2	3	U		B	3633.79	4424.26	3616.93	4437.91	21	•
138.1		2	3	U		B	3625.74	4443.86	3617.99	4448.76	21	
139.1			2	U		B	3621.02	4458.90	3013.94	4501.70	21	
140.1		12	2	P	TNE	D	3540 83	4500.55	3615.00	4505.05	21	
141.0		2	1	R	+NE	B	3538 71	4532.96	3557.49	4523.47	21	
142.1		2	3	Ü		B	3541.96	4534.15	3536.74	4539.12	21	
145.1		2	3	Ŭ		B	3528.11	4546.49	3536.17	4539.81	21	
145 1		2	3	Ŭ		в	3528.54	4551.28	3533.77	4543.75	21	
146.1		2	3	U		B	3527.83	4544.27	3534.76	4538.61	21	
147.1		2	3	U		B	3524.29	4540.68	3531.92	4534.34	21	
148.1		2	3	R	+NE	B	3534.90	4551.28	3547.77	4545.97	21	
149.1		2	3	U		B	3534.90	4552.82	3529.10	4557.61	21	
150.1		2	3	R	+NE	B	3554.12	4536.36	3508.58	4608.66	21	
151.1		2	3	U		B	3516.07	4605.79	3527.49	4557.15	21	
152.1		2	3	U		B	3504.48	4609.33	3511.14	4600.31	21	
153.1		2	3	U		B	3501.80	4004.55	3508.17	4600.47	21	
154.1		2	12	U		b n	3432.08	4557.51	3439.18	4530.88	21	
155.1		2	2	1	r I	D D	3502.00	4521.19	3510.80	4311.09	21	
150.1		5	2	л П		R R	3538 52	4517 02	3548 28	4505.74	21	1
157.1		2	3	ŭ		B	3553.93	4513.52	3558.28	4505.94	21	1
150.1		2	3	Ŭ		B	3557.69	4459.42	3605.39	4445.78	21	
160.1		2	3	Ŭ		B	3615.75	4414.85	3624.27	4404.55	21	
161.1		2	3	U		В	3623.09	4413.02	3631.16	4400.47	21	
162.1		2	3	U		В	3647.61	4327.91	3647.35	4323.22	21	
163.1		2	3	U		В	3623.09	4341.73	3627.86	4328.95	21	
164.1		2	3	U		В	3618.58	4345.02	3623.93	4337.42	21	
165.1		2	3	U		B	3624.15	4319.66	3605.59	4354.67	21	
166.1		2	3	U		B	3605.72	4348.49	3613.03	4331.44	21	
167.1			3	U		C	3538.87	4406.50	3602.45	4336.98	21	
168.1		12	2	U		В	3551.74	4434.23	3607.73	4418.91	21	
109.1		12	2	U			3430.80	4505.52	3530.75	4405.47	21	
170.1		2	2	1		D R	3505 46	4415.00	3535.75	4400.34	21	
172 1		5	1	ŭ		B	3440 49	4500.82	3450 42	4434 80	21	
173.1		2	3	Ŭ		B	3442.21	4505.22	3446.84	4458.23	21	
174.1		2	3	Ŭ		B	3438.93	4458.96	3444.10	4447.20	21	
175.1		2	3	U		В	3359.16	4527.09	3411.69	4510.82	21	
176.1		2	3	U		В	3359.25	4510.05	3404.87	4501.74	21	
177.1		2	3	U		В	3358.80	4505.49	3401.89	4500.58	21	
178.1		2	3	U		B	3359.45	4459.75	3403.30	4455.24	21	
179.1		2	3	U		C	3523.89	4351.98	3553.97	4304.77	21	
180.1		2	3	U		C	3505.84	4333.20	3532.39	4303.23	21	
181.1		2	3	U		C	3309.28	4514.96	3449.07	4317.89	21	
102.1		14	5	U			3333.70	4530.30	3330.44	4509.10	21	
184 1		12	3	U (P)	+NIC		3202.42	4010.08	3351.32	4001.00	21	1
185 1		2	2	(R) (P)	+NE	č	3152 69	4720 00	3234.74	4610.00	21	1
186.1		5	2	11	TINE	č	3350 79	4127.90	3347 01	4019.02	21	
187.1		5	2	й		Ř	3070 05	4724 00	3101 18	4710 40	21	
188.1		2	3	ŭ		B	3056 53	4726 33	3038.49	4738 48	21	
189.1		2	3	ŭ		B	2935.77	4653.85	3004.31	4619.69	21	
190.1		2	3	Ū		B	2939.66	4605.54	3015.82	4544.44	21	
191.1		2	3	Ŭ		B	3013.97	4542.57	3031.58	4543.09	21	
192.1		2	3	บ		B	3029.18	4646.29	3055.41	4605.94	21	
193.1		2	3	U		B	3003.99	4447.89	3026.68	4433.12	21	
194.1		2	3	U		B	3032.36	4355.77	3058.37	4356.25	21	
195.1		2	3	U		В	3024.32	4520.01	3107.16	4519.32	21	1
196.1		2	3	U		B	3111.37	4618.84	3207.17	4514.47	21	
197.1		2	3	U		B	3046.12	4546.72	3115.15	4510.32	21	
198.1		2	3	U		B	3029.16	4746.73	3006.48	4725.24	21	
200 1		2	3			В	2943.29	4700.62	2904.96	4627.37	21	
200.1		12	15	U		В	2949.17	4338.23	2913.09	4445.02	21	
202 1		2	2			D	2730.//	4430.38	4728.10	4423.20	21	
202.1		14	د	U		D	JU41.12	4432.42	5122.17	4317.41	21	

			=							•		ND1
N	Name	t	V	Se	Up	ĸ	γ	λ	γ	λ	Kc	NN
203.1		2	3	U		В	3030.86	4413.54	3045.03	4429.54	21	
204.1		2	3	U		B	3028.97	4411.34	3014.68	4353.82	21	
205.1		2	3	υ		B	3115.20	4519.42	3134.64	4518.88	21	
206.1		2	3	U		В	3114.47	4619.95	3143.21	4619.19	21	
207.1		2	3	U		в	3022.37	4639.26	3041.26	4703.51	21	
208 1		15	2	l ŭ		B	3200 10	4503.02	3225 85	4543 77	21	
200.1		5	2	i ŭ l			3144 71	4303.02	3159 39	4500.05	21	
209.1		12	2				2024 42	4525 22	2111 70	4510.05	21	
210.1			2				3024.43	4323.33	3111.78	4019.01	21	
211.1			10				3212.44	4510.76	3245.70	4434.99	21	
212.1		2	3	U	j l	в	3200.37	4430.92	3218.74	4359.90	21	
213.1		2	3	U		В	3114.85	4507.75	3141.26	4423.95	21	
214.1		2	3	U		B	3141.87	4422.01	3158.64	4359.38	21	
215.1		2	3	U		С	3214.12	4358.79	3400.12	4247.26	21	
216.1		2	3	U		C	3324.85	4312.14	3340.64	4255.37	21	ł
217.1		2	3	U		C	3124.22	4227.76	3221.04	4222.67	21	
218 1		2	3	U U		Ċ	3108.70	4234.94	3119.84	4230.17	21	
2101		12	2	Ŭ Ŭ		Ř	3340 16	4247 12	3350.05	4233 35	21	
219.1		5	12	n n			2057 42	4239 01	2124.25	4402.34	21	
220.1		1	2				3037.43	4320.01	3124.23	4403.24	21	1
221.1		2	13		1	В	3421.29	4306.50	3411.80	4310.09	21	
222.1		2	3	U	Į I	в	3416.27	4201.33	3421.03	4151.13	21	
223.1		2	3	U		C	3419.64	4046.56	3440.11	4236.01	21	
224.1		2	3	U		B	3429.19	4158.18	3441.30	4152.45	21	
225.1		2	3	U		B	3435.61	4153.21	3441.21	4143.48	21	1
226.1		2	3	U		C	3443.25	4241.26	3513.54	4327.55	21	
227.1		2	3	U		в	3539.35	4125.58	3540.39	4132.26	21	1
228.1		2	3	Ū		B	3541.18	4125.21	3548.90	4135.42	21	
220.1		5	12	Ιŭ Ι		R	3620 37	4143 70	3622 57	4158 54	21	
229.1		5	12	i n			2626.20	4122 41	2624.29	4242.27	21	
230.1		12	2	i ii	i i		3620.29	4216.60	2702 42	4238.00	21	1
231.1		14	2				3022.22	4210.09	3703.33	4336.99	21	
232.1		2	3	U	1	C	3632.66	4315.85	3656.60	4217.58	21	
233.1		2	3	0		B	3651.21	4214.65	3654.20	4221.42	21	
234.1		2	3	U		B	3554.03	4321.66	3551.93	4316.31	21	
235.1		2	3	U		B	3556.98	4325.46	3559.78	4330.13	21	
236.1		2	3	U		B	3710.46	4305.61	3716.67	4310.87	21	
237.1		2	3	υ	į l	В	3648.66	4311.08	3659.94	4322.61	21	
238.1		2	3	Ū		в	3503.67	4543.08	3517.44	4604.57	21	
239 1		2	1	n in i		B	3623 44	4347 71	3606 50	4335.25	21	
240 1		5	12	l ŭ !	1		2514 07	1277 92	2550.00	4355.25	21	
240.1		12	2				3400.06	4527.65	35337.09	4423.01	21	
241.1		14	2				3409.00	4552.81	3547.54	4316.61	21	
242.1		12	13				3512.00	4421.63	3538.01	4345.29	21	
243.1		2	3	U		C	3433.93	4337.65	3541.48	4452.69	21	l l
244.1	l l	2	3	יטן		C	3502.25	4339.93	3434.09	4432.16	21	
245.1		2	3	R	+W	B	3543.12	4532.84	3558.12	4531.78	21	1
246.1		2	3	U		В	3359.89	4450.06	3403.22	4455.84	21	
247.1		2	3	U		B	3535.42	4427.73	3538.71	4431.98	21	
248.1		2	3	U		В	3533.32	4429.64	3537.04	4435.25	21	
249.1		2	3	Ū	l i	R	3648.95	4309 69	3655 92	4254 26	21	1
250 1		15	2	ιŭ '		R	3706 50	4358 26	3708 76	4401 74	21	
251 1		5	2	<b>U</b>	1		3674 44	4556.20	3617 80	1151 67	21	i
251.1		12	2		1		3024.44	4456 10	3017.60	4434.02	21	
252.1		14	13			D	3024.38	4450.18	3019.50	4457.55	21	
255.1		2	13			в	3615.95	4508.19	3618.57	4513.70	21	
254.1		2	3	U		С	3311.48	4610.48	3335.71	4549.05	21	
255.1		2	3	U	1	В	3533.24	4445.64	3541.63	4434.75	21	
256.1		2	2	N	+NE	С	2419.00	3056.29	2346.24	3059.12	17	
257.1		2	2	N	+W	C	2417.21	3229.07	2358.93	3230.27	17	
258.1		2	2	N	+W	A	2344.30	3230.53	2337.82	3229.52	17	
259.1		2	2	N	+E	A	2358.55	3236.51	2339.00	3237 87	17	
260 1		5	15	N	+F		2357 43	3238.04	2337 19	3240 47	17	
260.1		5	15	N	1E		2357.45	2240.20	2337.17	3240.47	17	
201.1		14	14			<b>^</b>	2337.09	3249.29	2334.42	3240.73	17	
202.1		2	2	N	+NE	A	2331.18	3245.54	2319.08	3240.09	17	
263.1		2	2	N	+W	A	2326.34	3237.36	2305.25	3239.04	17	ł
264.1		2	2	DT	+S	A	2331.15	3241.73	2319.82	3103.89	17	
265.1		2	2	DT	+N	A	2338.30	3238.18	2335.95	3200.79	17	

Примечание. 1 - Кетин, 1965; 2 - Лукьянов, 1965; 3 - Поникаров и др., 1968; 4 - Трифонов, Эль-Хаир, 1988; 5 - Трифонов и др., 1988; 6 - Трифонов и др., 1991; 7 - Хаин и др., 1973; 8 - Dubertret, Dunand, 1954-1955; 9 - El Isa, 1992; 10 - Freund, 1965; 11 - Gardosh et al., 1990; 12 - Geological map..., 1964; 13 - Girdler, 1990; 14 - Horowitz, 1979; 15 - Quennell, 1959; 16 - Seismotectonic map..., 1992; 17 - Trifonov, Karakhanian et al., 1996; 18 - Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, 1994; 19 - Zak, Freund, 1965; 20 - Zeiner, 1955; 21 - Граничный М., новые данные; 22 - Караханян А.С., новые данные; 23 - Карч И., новые данные; 24 - Трифонов В.Г., новые данные.

#### Приложение 1.1

#### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

#### Appendix 1.1

## Manifestations of fault activity and methods of offset dating

No	Sign	N₀	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign
61	OD.OF	24.1	OD,OF;GC	40.1	OF	56.1	OD,RS	72.1	OF,OD	88.1	OF,RS	104.1	VC
8 1	OD.OF	25.1	OD,OF;MC	41.1	OF,HC	57.1	OD,RS	73.1	OF,OD	89.1	OF,RS	105.1	VC
10.1	RS	26.1	RS,SI	42.1	OF,HC	58.1	OD,RS	74.1	OF,OD	90.1	OF,RS	106.1	VC
1111	RS	27.1	RS,SI	43.1	OD,OF,HC	59.1	RS	75.1	OF,OD	91.1	OF,RS	107.1	VC
121	RS	28.1	RS,SI	44.1	OF,OD	60.1	OD,RS	76.1	OF,OD	92.1	VC	108.1	VC
12.1	OF OD	29.1	RS,SI	45.1	OF	61.1	OD,RS	77.1	OF,OD	93.1	VC	109.1	VC
14 1	OF	30.1	RS	46.1	OF	62.1	RS	78.1	OF,OD	94.1	VC	110.1	VC
151	OD.OF:AR	31.1	RS	47.1	OF	63.1	OF,OD,RS	79.1	RS	95.1	VC	111.1	VC
161	OF	32.1	OF,OD,RS,ER	48.1	OF	64.1	OD,OF	80.1	OD,RS	96.1	VC	112.1	VC
171	OF	33.1	OF,RS	49.1	RS	65.1	OD,OF	81.1	RS	97.1	VC	113.1	VC
18 1	OF	34.1	OF,OD,ER	50.1	RS	66.1	OD,OF	82.1	OF,RS	98.1	VC	114.1	VC
101	OF	35.1	OF,OD,ER;AR	51.1	OF	67.1	OD,OF	83.1	OF,RS	99.1	VC	115.1	OF,RS
201	OF	36.1	OF,OD,ER	52.1	OF,RS	68.1	OF	84.1	RS	100.1	VC		
211	RS	37.1	OF	53.1	OD,RS	69.1	OF	85.1	OF,RS	101.1	VC		
22.1	OD.OF	38.1	OF	54.1	OD,RS	70.1	OF	86.1	OF,RS,VC	102.1	VC;GC		
23.1	OD,OF;GC	39.1	OF	55.1	RS	71.1	OF	87.1	RS	103.1	VC		

#### Приложение 1.2

Appendix 1.2

# Наклоны плоскостей разломов

#### **Dip of faults**

No.	An-As	Site
15.1	30 35 NW	C

#### Приложение 1.3

#### Амплитуды и скорости перемещений по разломам

#### Appendix 1.3

#### Offsets and rates of motion on faults

N₂	Md	<u> </u>	V	Site	N₂	Md	T	<b>v</b>	Site
6.1	V0.4 0.6	Q42				S45 50	Q4		3500.31 3619.24
15.1	V3.54	1900+-430BP		C		S175 200	Q3-Q4		3500.31 3619.24
20.1	S6 7	Q42				S0.6 0.6	1000-1800BP		3503.47 3618.71
	N1.5 1.5	Q42				V700 800	N13-Q		
22.1	S800 800	N13-Q				S20000 25000	N13-Q		NN
25.1	S150 200	Q3-Q4		3546.77 3617.67		S10000 10000	N2-Q		ISS
	S24 32	Q4		3546.77 3617.67		S/N=10-15/1			
	S6 6	Q42	1	3546.77 3617.67	32.1		Q3-Q4	VS6 7.5	
	S28 30	Q4		3516.24 3620.54	34.1		Q3-Q4	VS6 7.5	
	N10 11	Q4		3516.24 3620.54	36.1		Q2-Q3	VNI 2	
	S530 580	Q3-Q4		3511.73 3621.36			Q3-Q4	VN0.85 0.85	
	S43 60	Q4		3511.73 3621.36	43.1	S10 10	Q4		SS

#### Приложение 1.4

## Сейсмические проявления в зонах разломов

## Appendix 1.4

#### Manifestations of seismicity in fault zones

N₂	Seis	Date	γλ	Н	Add
35.1					One of the faults, probably related to the 31 B.C. earthquake, offsets normally up to 30 cm the small reservoir and its stone stair in Khirbet-Oumran [20]
117.1	5.0 6.9			0-60	Several earthquakes

N₂ 6.1.

8.1.

15.1. 20.1. 22.1. 25.1.

#### Прочие сведения о разломах

Приложение 1.5

#### Appendix 1.5

(04) -40

#### Other data on faults

The Quaternary conglomerates have the tectonic dip 30N in the northern side of the fault; the Q42 offset is fixed by the Holocene terrace
scarp
The Pliocene-Quaternary alluvium dips 30oS near the fault. It strikes along the southern slope of the asymmetric Karachok anticline. The
age of the last activity is fixed by dip 60N of the Middle Pleistocene basalts in the northern slope of the anticline
Vertical offset (3.5-4 m) of the I marine terrace with the ancient ceramics
The offsets were observed to the south of ruins of Apamea
The dom composed by the Middle Miocene carbonates is offset 800 m
In the southern part, the fault is represented by two branches with narrow graben between them. On the western branch, the lateral offsets
increase to the north from 25 m near El Beida (35000.31' N, 36019.24' E) up to 400-450 m (O3-O4), 60-70 m (O32-O4), and 30-40 m (O4
near Sahlie (35011.73' N, 36021.36' E). On the eastern branch, the lateral offsets decrease to the north from 150-175 m (03-04) and 34-44
(O4) up to 130 m (O3-O4) and 13-20 m (O4). The 0.6 m offset represents seismic (?) displacement of the Roman or Byzantine aqueduct
near village of El Hafr on the eastern branch of the fault. The 10 km offset represents displacement of the northern border of the Late
Miocene basaltic field during the last 3.5 mln years. The 20-25 km offset represents total displacement of the ophiolite and other Late
Alpine tectonic zones on the fault N 25 and N 20 during N13-O. The fault N 20 and the central and northern parts of the fault N 25 border
the El Ghaab null-anart hasin

- 28.1. The fault is the western boundary of the Tiberian Lake (pull-apart basin)
- 32.1 The 7.5 mm/year is total average rate of motion on the Jordan-Dead Sea segments of the Levant zone [19]
- 34.1 The 7.5 mm/year is total average rate of motion on the Jordan-Dead Sea segments of the Levant zone [19]
- 35.1 Several parallel faults with normal offsets are identified in the Late Pleistocene and Holocene lacustrine terrace deposits in the fault zone and its southern continuation
- 43.1 The 10 m offset was described by Quennell [15] on the Er-Risha fault in Wadi-el-Araba
- 58.1 The fault offsets and deforms the Pleistocene deposits. The strike-slip component is proved by orientation of striation and small folds near the fault
- 63.1 The strike-slip component is proved by orientation of associated small grabens and veins of anhydrite
- 68.1 Faults 68.1 and 69.1 border the small graben
- 69.1 Faults 68.1 and 69.1 border the small graben
- 70.1 Faults 70.1 and 71.1 border the small graben
- 71.1 Faults 70.1 and 71.1 border the small graben
- 74.1 Faults 74.1-78.1 form en echelon system
- 75.1 Faults 74.1-78.1 form en echelon system
- 76.1 Faults 74.1-78.1 form en echelon system
- 77.1 Faults 74.1-78.1 form en echelon system
- 78.1 Faults 74.1-78.1 form en echelon system
- 86.1 The chain of the small Middle Pleistocene volcanoes is located in the eastern part of the fault
- 92.1 Late Quaternary (Holocene?) volcanic chain
- 93.1 Late Quaternary (Holocene?) volcanic chain
- 94.1 Middle Pleistocene (upper part) volcanic chain
- 95.1 Late Quaternary (Holocene?) volcanic chain
- 96.1 Middle Pleistocene (upper part) volcanic chain
- 97.1 Middle Pleistocene (lower part) volcanic chain
- 98.1 Late Quaternary (Holocene?) volcanic chain
- 99.1 Holocene volcanic chain
- 100.1 Late Quaternary (Holocene?) volcanic chain
- 101.1 Holocene volcanic chain
- 102.1 Holocene volcanic chain. An age of the eruption was dated as 4075+-160 years B.P. by the radiocarbon technique [8] and as the second part of the 3rd millenium B.C. by archaeological technique [4]. The lava flow covers two ancient settlements. Possibly, they were Sodom and Нотогта [4].
- 103.1 Lower Pleistocene volcanic chain
- 104.1 Middle Pleistocene (lower part) volcanic chain
- 105.1 Late Quaternary (Holocene?) volcanic chain
- 106.1 Late Quaternary (Holocene?) volcanic chain
- 107.1 Late Quaternary (Holocene?) volcanic chain
- 108.1 Late Quaternary (Holocene?) volcanic chain
- 109.1 Late Quaternary (Holocene?) volcanic chain
- 110.1 Holocene volcanic chain
- 111.1 Holocene volcanic chain
- 112.1 Holocene volcanic chain Holocene volcanic chain
- 113.1 114.1 Holocene volcanic chain



Рис. 30. Активные разломы Анатолии Цифрами указаны номера разломов в каталоге провинции Figure 30. Active faults in Anatolia Numerals show fault numbers in the Catalog of the province

#### 2. АНАТОЛИЯ

#### Основной каталог разломов провинции

Данные систематизировали А.А.Барка, Ф.Сароглу и В.Г.Трифонов при участии С.Павлидеса и Д.С.Зыкова

## 2. ANATOLIA

## Main catalog of faults in the province

Compiled by A.A.Barka, F.Saroglu, and V.G.Trifonov with participation of S.Pavlides and D.S.Zykov

N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
1.2	Cyprus Trench f.	2	2	TH	+N	С	3556.87	3550.34	3629.47	2849.43	8 11	15
2.2		2	3		+NW		3745.27	3015.15	3734.00	2950.30	5	14
3.2	Geyve f.z.	2	2	DN	+SE	Α	4028.84	3012.29	4025.27	2959.62	20	123
4.2	Geyve f.z.	2	2	DN	+SE	Α	4030.81	3021.88	4027.01	3011.97	20	123
5.2	Geyve f.z.	2	2	DN	+SE	Α	4032.88	3030.74	4027.75	3017.93	20	123

.

N	Name	t	v	Se	Up	R	Y	λ	γ	λ	Re	NN
6.2	Gevve f.z.	2	2	DN	+SE	A	4034.30	3038.43	4030.35	3028.04	20	123
7.2	Iznik f.z.	2	2	DN	+SE	A	4026.85	3003.02	4022.44	2935.55	20	13
8.2	•	2	2	ND	+SW	В	3907.44	3320.91	3818.65	3408.50	5 16	145
9.2	North Anatolian f.z.	2	2	D>N	+S	В	4043.12	3007.20	4040.61	2948.39	10	1
10.2	North Anatolian f.z.	2	2	D>N	+S	В	4042.39	3017.92	4037.06	3036.97	10	1
11.2	North Anatolian f.z.	1	2	D>N	+S	B	4043.70	3037.83	4048.15	3057.90	3 20	14
12.2	North Anatolian f.z.	2	2	(D)		В	4039.77	3043.88	4044.58	3052.54	13 14	
13.2	North Anatolian f.z.	2	2	(D)		B	4046.51	3105.06	4044.89	3055.30	13 14	
14.2	North Anatolian f.z.	2	2	(D)		В	4044.58	3129.13	4046.81	3107.81	13 14	
15.2	North Anatolian f.z.	1	1	D>N	+S	A	4038.92	3038.09	4042.13	3132.30	34	14
16.2	North Anatolian f.z.	1	1	D>N	+S	B	4051.72	3317.25	4052.14	3310.47	19	1
17.2	North Anatolian f.z.	1	1	D>N	+S	A	4041.01	3132.96	4045.85	3159.21	34	14
18.2	North Anatolian f.z.		1	D>N	+N	A	4049.72	3213.25	4048.27	3207.75	3 4 19	14
19.2	North Anatolian f.z.	I	1	D>N	+S	A	4055.60	3246.69	4046.11	3201.36	3 4 10 13 15 19	1345
20.2	North Anatolian f.z.		1	D		A	4052.77	3204.23	4058.58	3227.20	34	14
21.2	North Anatolian f.z.			D		A	4059.22	3242.93	4058.59	3228.13	34	14
22.2	North Anatolian f.z.	1	1	D>(R)	+S	A	4059.29	3331.99	4051.42	3239.38	34	14
23.2	North Anatolian f.z.		2	D>(R)	+\$	A	4053.19	3258.13	4059.54	3340.63	34	14
24.2	North Anatolian f.z.		1	D>(N)	+8	A	4107.21	3449.90	4053.37	3336.64	3 19	12345
25.2	North Anatolian f.z.			D>(R)	+5	A	4101.73	3526.24	4105.43	3445.23	3	14
26.2	North Anatolian f.z.			D>(R)	+8	A	4103.56	3525.68	4106.30	3509.67	3	14
27.2	North Anatolian f.z.		2	D>(R)	+5	A	4052.93	3558.73	4056.85	3542.95	3	14
28.2	North Anatolian f.z.			D>(R)	+SW	A	4041.26	3637.94	4059.92	3536.49	3 19	134
29.2	North Anatolian I.z.			D>(R)	+SW	A	4041.34	3627.96	4049.45	3612.62	3	14
30.2	North Anatolian I.Z.			D>(K)	+5W	A	4044.25	3636.33	4047.28	3630.20	34	14
31.2	North Anatolian I.Z.		5	D>(K)	+5W	A	4041.65	3043.33	4043.77	3639.72	34	14
32.2	North Anatolian I.Z.			D>(K)	+5W	A	4032.81	3658.00	4043.50	3637.36	34	14
33.2	North Anatolian I.z.			D>N	TOW		4028.40	3703.13	4032.07	3008.47	340	14
34.2	North Anatolian I.Z.				+5W		4027.51	3/01.2/	4005.99	3823.39	34019	134
33.2	North Anatolian 1.2.						3942.33	3933.34	4007.83	3824.80	5401/	134
30.2	North Anatolian f.z.			D>N	INC		2041 71	3732.44	3930.13	3919.72	17	12345
387	North Anatolian f.z.	2			TNE	B	3048.60	3737.73	2022.20	2029 62	17	1
30.2	North Anatolian f.z.	2	2		+SE		3077 66	3913.38	3932.20	3936.03	17	1
40.2	North Anstolian f.z.	2	1		+SW	R	3033 43	3050 52	3030.06	4005 73	17	1
41.2		2			+NE	B	3030.02	4007.00	3034 40	3052 71	17	1
42.2		2			+SM	R	3030.92	3040.06	3076 54	4002 14	17	14
43.2		2	2	(S)		č	3974 47	3926 64	3027 07	3031 30	17	1
44 2		2	2	(S)N	+NW	Ř	3912 94	3846 78	3927.49	3925.62	17	1
45.2		3	$\overline{2}$	(5)		č	3857.00	3818.10	3911.81	3846 12	17	i
46.2		2	3	Ň	+NW	č	3940.33	3931.57	3942.19	3937.16	17	i
47.2		5	2	(D)		B	3927.23	4003.61	3911.78	4049.08	17	•
48.2	North Anatolian f.z.	2	1	Ď		В	3932.24	4007.23	3922.31	4041.73	16	
49.2	North Anatolian f.z.	1	1	D		Α	3919.80	4106.00	3922.76	4042.33	45	14
50.2	North Anatolian f.z.	2	2	D		С	3922.76	4042.33	3917.80	4102.36	17	1
51.2	North Anatolian f.z.	3	2	D		С	3921.85	4042.02	3914.44	4056.90	22	1
52.2	North Anatolian f.z.	1	1	D>N	+NE	Α	3904.85	4133.78	3919.31	4109.59	4 5 19 21	134
53.2	North Anatolian f.z.	2	3	D>R	+NE	A	3910.21	4126.15	3916.52	4114.32	22	1
54.2	East Anatolian f.z.	1	2	S>R	+NW	Α	3856.39	4038.43	3919.33	4107.79	5 19	1234
55.2	East Anatolian f.z.	2	2	(S)		В	3855.95	4036.34	3918.07	4057.57	17 19	1
56.2		3	3	U		С	3906.67	3825.12	3911.71	<b>38</b> 33.77	17 19	1
57.2	East Anatolian f.z.	2	2	S		B	3848.33	3955.25	3858.95	4058.43	17 19	1
58.2	East Anatolian f.z.	2	3	(S)		С	3842.87	3959.41	3848.55	4003.86	17 19	1
59.2	East Anatolian f.z.	2	3	(S)		C	3850.11	4019.92	3851.25	4020.82	17 19	1
60.2	East Anatolian f.z.	2	3	(S)		С	3846.96	3957.03	3840.13	3950.22	17 19	1
61.2	East Anatolian f.z.	2	3	(S)		C	3846.05	4007.42	3850.35	4016.06	17 19	1
62.2	East Anatolian f.z.	2	1	S		A	3828.15	3917.47	3853.01	4033.33	9 15 19	1345
63.2	East Anatolian f.z.	2	1	S		A	3805.78	3832.19	3830.38	3933.15	9 15 19	135
64.2	East Anatolian f.z.	2	2	(S)		C	3801.10	3818.69	3805.58	3839.27	17	1
65.2	East Anatolian I.z.	2	2	(S)		C	3803.01	3840.92	3801.61	3833.77	17	1
66.2	East Anatolian f.z.	2	1	S		В	3800.35	3837.84	3720.43	3644.16	19	1
67.2	East Anatolian f.z.	2	5	(S)		C	3731.36	3649.61	3720.24	3640.37	19	1
68.2	East Anatolian f.z.	2	3	(S>R)	+SE	C	3725.17	3708.50	3733.27	3731.53	19	
69.2	East Anatolian f.z.	2	3	(S>R)	+SE	C	3716.04	3706.54	3726.70	3713.50	19	1
70.2	East Anatolian f.z.	2	3	(S>R)	+SE	C	3703.46	3647.37	3711.33	3659.15	19	1
/1.2	East Anatolian I.Z.	4	د .	(S>R)	+SE	C	3702.29	3649.09	3656.63	3643.19	19	1
12.2	East Anatolian I.Z.	4	1	2>>K	+NW	ц Ц	3629.05	3013.49	3/19.27	3645.60	1 2 19	1
13.2	East Anatolian I.Z.		د	(32K)			3039.10	3020.17	3/03.30	3634.29	119	
14.2	East Anatolian I.Z.		2	3>>K	TNW	<u>א</u>	3020.21	3007.50	3030.03	3014.39	1 2 19	
13.2	Norman f	4	2	א< ב	+NW	Ъ	4004.00	4115./1	4021.27	413/.20	19	1
/0.2	ivarman I.	2	2	K	TNW	A	4018.//	4130.32	4031.49	4202.35	19 22	12

N	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
- 17 2		1	2	(N)	+NW	В	3835.00	3005.00	3837.00	3007.00	4	14
797		1	2	ŚŃ	+SE	В	4147.00	3217.00	4149.00	3219.00	4	14
70.2		1	2	R(D)	+SW	В	3933.00	3337.00	3927.00	3347.00	4	4
90.2		2	2	SR	+NW	Α	4048.60	4221.20	4032.36	4153.18	19	13
00.2		2	3	SN	+SE	A	4043.09	4213.26	4022.60	4138.77	19	13
01.2		2	3	SR	+NW	C	4003.71	4202.83	4022.68	4219.77	19	134
02.2		2	2	D(R)	+SW	A	3935.00	4342.50	3944.39	4329.21	19	13
847		2	1	SR	+NW	A	3925.28	4137.06	4002.00	4157.60	19	1234
04.2		2	1	(R)S	+NW	B	3919.78	4108.40	3930.71	4138.72	19	1
96.2	Caldiraen f.	1	2	Ď		A	3909.44	4355.46	3914.37	4334.22	5 16	1234
977	Caldiraen f.	1	2	D		A	3900.60	4410.36	3908.64	4352.71	5 16	1234
07.2	Cardinates	2	3	(R)	+SE	С	3902.38	3934.04	3859.64	3931.97	19	1
00.2		3	2	บ้		Ċ	3753.87	3732.14	3926.05	3828.41	19	1
00 2		2	3	Ū	}	č	4024.75	4132.72	4027.39	4138.61	19	li l
90.2		2	2	Ť	+SE	B	3946.99	4056.26	3954.18	4122.45	18 19	14
91.2		2	2	Ň	+SE	B	3954.68	4119.74	4009.85	4124.98	18 19	i li
92.2		2	2	T	+SE	В	4020.13	4150.01	4008.69	4126.17	18 19	114
93.2		2	2	Ť	+SE	Ē	3925.52	4038.16	3944.53	4112.84	19	li l
05 2		2	2	Ů		č	3941.25	4100.69	3952.11	4124.22	19	1
062		2	2	Ŭ		č	4054.16	4235.35	4102.96	4254.67	19	li l
072		2	3	Ū		č	4019.67	4222.08	4026.66	4233.72	19	li l
08.2		2	3	Ū		č	4009.67	4221.34	4023.11	4247.02	19	li l
00.2		2	3	Ď		B	3936.29	4235.59	3945.68	4215.17	19	li l
100.2		2		Ū		Ē	3843.07	4225.10	3903.71	4134.34	14 19	li l
100.2		2	2	Ŭ		č	3851.37	4229.63	3848.80	4214.05	14 19	1
102.2		2	2	Ŭ		B	3909.26	4241.51	3845.94	4228.50	18 19	114
103.2		2	2	DR	+NE	B	3905.41	4323.77	3855.58	4343.15	14 19	li l
104 2		2	3	Т	+SE	B	3959.13	4331.07	4003.65	4350.23	19	li l
105 2		ī	l i	(D)N	+NE	B	3816.36	4400.59	3822.34	4311.42	4 18 19	14
106.2		2	3	Ú		Ē	4112.25	4311.03	4114.59	4316.15	19	h
107.2			3	Ū		č	4110.22	4310.60	4113.85	4317.97	19	li l
108.2		2	Ī	Ū		Č	3843.07	4225.10	3822.34	4311.42	14 19	h
109 2		2	3	(R)	+S	B	4139.26	3137.83	4200.76	3219.62	67	1 1
110.2		3	3	R	+5	B	4200.76	3219.62	4222.89	3436.03	67	
111.2		3	3	R	+5	Ī	4202.29	3545.86	4222.89	3436.03	67	
112.2		3	3	(R)	+S	Ċ	4228.02	3543.32	4139.19	4048.03	7	

Примечание. 1 - Трифонов и др., 1988; 2 - Трифонов и др., 1991; 3 - Ambraseys, 1970; 4 - Ambraseys, 1975; 5 - Ambraseys, 1988; 6 - Barka, 1992; 7 - Barka et al., 1996; 8 - Ben-Avraham, Tibor, 1993; 9 - Gaudemer et al., 1989; 10 - Kuscu, Erendil, 1988; 11 - McKenzie, 1978; 12 - Okumura, 1988; 13 - Saroglu, 1988; 14 - Saroglu et al., 1992; 15 - Saroglu, Yilmaz, 1991; 16 - Toksoz et al., 1977; 17 - Trifonov et al., 1993; 18 - Trifonov, Karakhanian, Assaturian, Ivanova, 1994; 19 - Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, 1994; 20 - Tsukuda et al., 1988; 21 - Wallace, 1968; 22 - Трифонов В.Г., новые данные.

#### Приложение 2.1

#### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

#### Appendix 2.1

Анатолия

#### Manifestations of fault activity and methods of offset dating

N₂	Sign	N₂	Sign	₩	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign
1.2	OF,HC,GD	25.2	ER	46.2	DC	69.2	RS	91.2	RS
2.2	RS	26.2	ER	49.2	ER	70.2	RS	92.2	RS
3.2	OD	27.2	ER	50.2	SI	71.2	RS	93.2	RS
4.2	OD	28.2	ER,CE	51.2	SI	72.2	RS,SI	94.2	RS
5.2	OD	29.2	ER	52.2	ER,OC,CE	73.2	RS	95.2	RS
6.2	OD	30.2	ER	53.2	OF	74.2	RS,SI	96.2	RS
7.2	OT,OD	31.2	ER	54.2	OF,OC,CE,DC,ER	75.2	OF	97.2	SI,RS
8.2	ER	32.2	ER	55.2	RS,SI	76.2	OF	98.2	SI,RS
9.2	DC	33.2	ER	56.2	SI,RS	77.2	ER	99.2	RS
10.2	DC	34.2	OC,OT,CE,OD,ER	57.2	RS,SI	78.2	ER	100.2	RS
11.2	ER	35.2	OC,ER,OF,DC	58.2	RS,SI	80.2	OT,OF,CE	101.2	RS
15.2	ER,OT,OD	36.2	ER,OC,OD,GA;ET	59.2	RS,SI	81.2	OD,OC,OF,CE	102.2	SI,RS
16.2	ER,CE,OF	37.2	DC	60.2	RS,SI	82.2	ER;ET	103.2	SI,RS
17.2	OF,CE,DC,GA,CE,ER	38.2	DC	61.2	RS,SI	83.2	OC,OT,ER	104.2	RS
18.2	ER	39.2	DC	62.2	OC,DC,HC	84.2	OC,CE,ER	105.2	RS
19.2	ER,OC,HR,CE,DC,HR,RG	40.2	DC	63.2	OC,DC	85.2	OF,OC,CE	106.2	RS
20.2	ER	41.2	DC	64.2	RS	86.2	ER,OF	107.2	RS
21.2	ER	42.2	CE	65.2	RS	87.2	ER,OF	108.2	RS
22.2	ER	43.2	OF	66.2	RS	88.2	CE	]	
23.2	ER	44.2	OF	67.2	RS	89.2	RS		
24.2	ER	45.2	RS	68.2	RS	90.2	CE,RS	1	

#### Наклон плоскостей разломов

## Приложение 2.2

#### Appendix 2.2

## **Dip of faults**

N₂	An-As	Site
3.2	30 30 NW	4030.00 3010.00
4.2	30 30 NW	4030.00 3010.00
5.2	30 30 NW	4030.00 3010.00
6.2	30 30 NW	4030.00 3010.00
24.2	70 70 NW	
36.2	80 90 SW	
54.2	75 80 NW	
76.2	45 45 NW	
84.2	80 80 NW	
86.2	80 89 SW	
87.2	80 89 SW	

## Приложение 2.3

## Амплитуды и скорости перемещений по разломам

## Appendix 2.3

#### Offsets and rates of motion on faults

N₂	Md	T	V	Site	N₂	Md	T	v	Site
3.2	NI5 15	Q4		4030.00 3010.00	1	D10 10			
4.2	N15 15	Q4		4030.00 3010.00		D350 400			
5.2	N15 15	Q4		4030.00 3010.00	54.2	S300 400	Q3-Q4		
6.2	N15 15	Q4		4030.00 3010.00		S100 150	Q32-Q4		
7.2	D40 40	Q4		4025.00 2955.00	1	V30 40			
Í	N30 30	Q		4024.00 2952.00	62.2	S10000 14000	N22-Q	VS4 7	
	N6.5 6.5	(Q4)		4024.00 2950.00				VS5 25*	
19.2	D29.3 29.3	Q4		1	63.2	S50 50	Q4		
	D2.5 2.5	Q42				S100 100	Q32-Q4	1	
	D0.24 0.24	1957-1969	VD20 20			S10000 10000	N22-Q	VS4 6	
	D0.06 0.06	1969-1992	VD2.6 2.7		80.2	S90 100	(Q32-Q4)		
1	V15 15	Q4			81.2	N6 6			
24.2	V12 12					N2 3			
28.2	VI 1		1		82.2	S3 3	Q42		
34.2	D40 40				83.2	D12 12	Q4		
	V5 5				1	V10 10	1		
35.2	D40 40				84.2	S20 20	(Q4)		
	V15 20				1	S10 10	(Q4)		
36.2	D40 40	Q4	1		86.2	D3 3	1976		
	D100 100	Q4				V0.5 0.5	1976		
	D35000 40000	N22-Q	VD18 22		87.2	D3 3	1976		
52.2	D1.8 1.8				1	V0.5 0.5	1976		

#### Приложение 2.4

## Сейсмические проявления в зонах разломов

#### Appendix 2.4

## Manifestations of seismicity in fault zones

N₂	Seis	Date	γλ	Н	Add
2.2	M7 7	03.10 1914	3782.00 3027.00		
1	M6.2 6.2	12.05 1971	3739.00 2943.00		
8.2		22.07 1740			
11.2	M6.25 6.25	20.06 1943	4048.00 3024.00		Seismic rupture 40km long. Maximum dextral displacement 160 cm. Maximum vertical
1					displacement 45 cm
15.2	M7.1 7.1	26.05 1957	4036.00 3112.00		
i i	M6.0 6.0	26.05 1957	4042.00 3112.00		
1	M6.25 6.25	27.05 1957	4042.00 3112.00		
	M7.2 7.2	22.07 1967	4042.00 3100.00	4 5	Seismic rupture 80km long. Maximum dextral displacement 190cm. Maximum vertical
					displacement 180cm, southern wall uplifted
17.2	M7.6 7.6	01.02 1944	4100.00 3300.00		Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical
					displacement 100 cm
		00.00 1967			
		00.00 1995			
18.2	M7.6 7.6	01.02 1944	4100.00 3300.00		Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical
					displacement 100 cm

Bet         Sets         Late         YA         IT         Auge           132         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           20.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           21.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           22.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           23.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           24.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3400.00         Seismic rupture 255 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 255 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           26.1         1944         4100.00 3400.00         Seismic rupture 255 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           27.1         197.6 7.6			Dete	1		<u></u>
152         M7,6 7.6         01.02 1994         4100.00 3300.00         seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           20         M7,6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           21.1         M7,6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           22.1         M7,6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           23.2         M7,6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           24.2         M7,6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7,6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           26.1         M7,6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm <th>Ne</th> <th>Seis</th> <th>Date</th> <th>γλ</th> <th>п</th> <th></th>	Ne	Seis	Date	γλ	п	
00.05         00.05 <th< td=""><td>19.2</td><td>M7.6 7.6</td><td>01.02 1944</td><td>4100.00 3300.00</td><td></td><td>Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical</td></th<>	19.2	M7.6 7.6	01.02 1944	4100.00 3300.00		Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical
20.         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm.           21.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 300 cm.           21.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm.         Maximum vertical displacement 300 cm.           23.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm.         Maximum vertical displacement 300 cm.           23.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical			00.05.1025			displacement IOU cm
20.2         M7.6 7.8         01.02 1994         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           21.2         M7.6 7.6         01.02 1994         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           21.2         M7.6 7.6         01.02 1994         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           21.2         M7.6 7.6         01.02 1994         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           21.2         M7.6 7.6         01.02 1994         4108.00 312.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           22.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           23.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           23.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           23.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 25 km long. Maximum vertical displacement 150 cm			00.05 1035	4100 00 2200 00		Saintia autom 100 km lana Mavimum dautral dianlagament 260 am Mavimum unstaal
21.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Uspacement 100 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm.           22.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic ruptur 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm.           23.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic ruptur 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm.           24.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic ruptur 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic ruptur 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic ruptur 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic ruptur 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           26.1         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic ruptur 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           21.1         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic ruptur 26 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           22.1         M7	20.2	M7.6 7.0	01.02 1944	4100.00 3300.00		Seismic rupture 190 km long. Maximum dextrai displacement 550 cm. Maximum verucal
21.2         M7.6 7.6         OI.02 1944         F10.00 3300.00           22.2         M7.6 7.6         OI.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm.           23.2         M7.6 7.6         OI.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm.           23.2         M7.6 7.6         OI.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 250 km long. Maximum vertical displacement 100 cm.           24.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 255 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 255 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           28.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           28.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           29.1         M7.6 7.6         26.10 1943         4002.00 363.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           31.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4002.00 363.00         Seismic rupture 270 km l	1	10000	01 02 1044	4100 00 3300 00		uispiacement 100 cm Saismia matum 100 km long Maximum devtral displacement 250 cm. Maximum imprised
22.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Designation rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           23.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00         Seismic rupture 190 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           24.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 255 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 256 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 256 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           26.1         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           20.1         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           31.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 363.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           32.2	21.2	M7.6 /.0	01.02 1944	4100.00 3300.00		displacement 100 cm
21.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 300.00         Destination of the second		17676	01 02 1044	4100 00 2200 00		uspiacement 100 cm. Saismis punture 100 km long. Maximum devtral displacement 350 cm. Maximum vertical
23.2         M7.6 7.6         01.02 1944         4100.00 3300.00           M6.5 6.5         13.08 1951         4048.00 3312.00           M6.5 6.5         13.08 1951         4048.00 3312.00           M6.5 6.5         13.08 1951         4048.00 3400.00           M6.5 6.5         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 255 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           Destroyed a part of sity of Tosya         Seismic rupture 255 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           Scismic rupture 255 km long. Maximum vertical displacement 150 cm         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           Scismic rupture 255 km long. Maximum vertical displacement 150 cm         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           Scismic rupture 255 km long. Maximum vertical displacement 150 cm         Seismic rupture 255 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           Scismic rupture 255 km long. Maximum horizontal displacement 150 cm         Seismic rupture 255 km long. Maximum horizontal displacement 150 cm           Scismic rupture 255 km long. Maximum horizontal displacement 150 cm         Seismic rupture 255 km long. Maximum horizontal displacement 150 cm           Scismic rupture 30 km long. Maximum horizontal displacement 150 cm         Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           Scismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum	22.2	M7.07.0	01.02 1944	4100.00 3300.00		disnlacement 100 cm
21.2         M10 1/0         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 1/9         01.00 0/9         01.00		147676	01 02 1944	4100 00 3300 00		Seismic runture 100 km long. Maximum dextral displacement 350 cm. Maximum vertical
M6.5         13.08         1951         4048.00         3312.00         Computer 18 km long. Maximum dextral displacement 40 cm. Maximum vertical displacement 150 cm           24.2         M7.6         26.10         1943         4100.00         3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6         7.6         26.10         1943         4100.00         3400.00           26.2         M7.6         26.10         1943         4100.00         3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           27.2         M7.6         26.10         1943         4100.00         3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           28.2         M7.6         26.10         1943         4100.00         3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 175 cm.           20.1         M7.3         20.11         1942         4042.00         363.00         Seismic rupture 47 km long. Maximum vertical displacement 175 cm. Maximum ve	23.2	M7.07.0	01.02 1944	4100.00 3300.00		displacement 100 cm
Mo. 0.3         10.5 00 191         4100.00 3400.00         Gisplacement 30 cm         Maximum vertical displacement 150 cm           24.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           27.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           28.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           28.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           30.2         M7.6 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           31.2         M8.0 8.0         26.11 1939         3942.00 3942.00         Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 20 cm, Total offset is up to 7-8 m [6]           34.2         M6.8 6.8         13.03 1992         Seismic ru		146565	13 08 1951	4048 00 3312 00		Seismic runture 18 km long Maximum devtral displacement 40 cm Maximum vertical
24.2         M7.6 7.6         26.10         1943         4100.00         3400.00           25.2         M7.6 7.6         26.10         1943         4100.00         3400.00         Destroyed a part of sity of Tosya           36.2         M7.6 7.6         26.10         1943         4100.00         3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           36.2         M7.6 7.6         26.10         1943         4100.00         3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           37.2         M7.6 7.6         26.10         1943         4100.00         3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           30.2         M7.3 7.3         20.11         1942         4042.00         363.00         Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 176 cm. Maximum vertical displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 176 cm. Maximum vertical displacement 170 cm. Maximum vertical di		NIO. 5 0. 5	15.00 1751	4040.00 3312.00		displacement 30 cm
2.2.         M1.5.7.6         Descense         Destroyed a part of sity of Tosya           25.2         M7.6.7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           27.2         M7.6.7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           28.2         M7.6.7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           29.1         M7.6.7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           30.2         M7.3.7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00         Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           31.2         M8.0 8.0         26.11 1939         3942.00 3942.00         Seismic rupture 30 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           32.2         M8.0 8.0         26.11 1939         3942.00 3942.00         Seismic rupture 30 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]           33.2         M6.0 6.0         12.11 1941         3946.00 3918.00         Seismic rupture 30 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm.	24.2	M7676	26 10 1943	4100 00 3400 00		Seismic runture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm
25.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           26.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           28.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           29.1         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           30.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00         Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertica           31.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00         Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertica           32.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00         Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical           33.2         M8.0 8.0         26.11 1939         3942.00 3942.00         Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical           34.2         M6.0 6.0         12.11 1941         3942.00 3942.00         Seismic rupture 30 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 180 cm           35.2	24.2	111.0 7.0	00.00 1050			Destroyed a part of sity of Tosya
22.5         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           22. M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           32. M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           30.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00         Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           31.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00         Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           32.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00         Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm.           33.2         M8.0 8.0         26.11 1939         3942.00 3942.00         Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]           34.2         M8.0 8.0         26.11 1939         3942.00 3942.00         Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]           35.2         M6.6 6.6         13.03 1992         Seismic rupture 350 km long. Ma	25.2	M7.67.6	26.10 1943	4100.00 3400.00		Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm
27.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           28.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           30.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00         Seismic rupture 255 km long. Maximum vertical displacement 150 cm           31.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00         Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           32.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00         Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           32.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3942.00         Seismic rupture 30 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]           34.2         M8.0 8.0         26.11 1939         3942.00 3942.00         Seismic rupture 30 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]           35.2         M6.0 6.0         12.11 1941         3946.00 3918.00         Seismic rupture 30 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]           36.2         M6.8 6.8	26.2	M7.67.6	26.10 1943	4100.00 3400.00		Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm
21.2         M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00           29.2         1 M7.6 7.6         26.10 1943         4100.00 3400.00           30.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00           31.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00           32.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00           32.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00           32.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00           33.2         M8.0 8.0         26.11 1939         3942.00 3942.00           34.2         M8.0 8.0         26.11 1939         3942.00 3942.00           35.2         M6.0 6.0         12.11 1941         3946.00 3918.00           36.2         M6.8 6.8         13.03 1992           36.2         M6.8 6.8         13.03 1992           42.2         M5.8 5.8         18.03 1992           42.2         M5.8 5.8         18.03 1992           42.2         M6.6 6.6         19.08 1946         3918.00 4112.00           52.2         M6.6 6.6         19.08 1966         3918.00 4112.00           62.2         M6.7 6.7         20.05 17971         382.00 4002.00	27.2	M7676	26.10 1943	4100.00 3400.00		Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm
11.0         11.0 <th< td=""><td>28.2</td><td>M7676</td><td>26.10 1943</td><td>4100.00 3400.00</td><td></td><td>Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm</td></th<>	28.2	M7676	26.10 1943	4100.00 3400.00		Seismic rupture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm
22.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00         Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           31.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00         Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           32.2         M7.3 7.3         20.11 1942         4042.00 3636.00         Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm           32.2         M8.0 8.0         26.11 1939         3942.00 3942.00         Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm.           34.2         M8.0 8.0         26.11 1939         3942.00 3942.00         Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm.           35.2         M6.0 6.0         12.11 1941         3946.00 3918.00         Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm.           36.2         M6.8 6.8         13.03 1992         Seismic rupture 62 km long. Maximum horizontal displacement 80 cm           32.2         M5.8 5.8         18.03 1992         Seismic rupture 38 km long. Maximum displacement 80 cm           32.2         M5.8 5.8         13.03 1992         Seismic rupture 30 km long. Maximum displacement 40 cm           32.2<	20.2	1 M7 6 7 6	26 10 1943	4100 00 3400 00		Seismic runture 265 km long. Maximum vertical displacement 150 cm
31.2       MT.3 7.3       20.11 1942       4042.00 3636.00         31.2       MT.3 7.3       20.11 1942       4042.00 3636.00         32.2       MT.3 7.3       20.11 1942       4042.00 3636.00         33.2       M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00         34.2       M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00         35.2       M6.0 6.0       12.11 1941       3946.00 3918.00         M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00         M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00         M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00         M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         Seismic rupture 62 km long, extension displacement 2-3 cm, vertical displacement 20 cm, dextral displacement 10 cm.         M6.8 6.8       13.03 1992         M6.8 6.6       19.08 1946       3918.00 4112.00         Seismic rupture 30 km long, Maximum displacement 40 cm         M6.6 6.0       25.10 1959       3906.00 4113.00         S42       M6.7 6.7       22.05 1971       3852.00 4029.00       Seismic rupture 38 km long, Maximum displacement 40 cm         S42       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.0	20.2	M7 3 7 3	20 11 1942	4042 00 3636 00		Seismic runture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical
31.2       M7.3 7.3       20.11 1942       4042.00 3636.00       Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm.         32.2       M7.3 7.3       20.11 1942       4042.00 3636.00       Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 100 cm.         32.2       M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         34.2       M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         35.2       M6.0 6.0       12.11 1941       3946.00 3918.00       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 20 cm, dextral displacement 10 cm.         36.2       M6.6 6.6       17.08 1949       3924.00 4054.00       Seismic rupture 30 km long. Maximum horizontal displacement 20 cm, dextral displacement 10 cm.         36.2       M6.6 6.6       19.08 1966       3911.00 4122.00       Seismic rupture 38 km long. Maximum horizontal displacement 80 cm         36.2       M6.7 6.7       22.05 1971       3836.00 40	50.2					displacement 100 cm
31.2       Intro 10       Int	31.2	M7373	20.11 1942	4042.00 3636.00		Seismic runture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical
32.2       M7.3 7.3       20.11 1942       4042.00 3636.00       Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical displacement 300 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 300 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 300 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         35.2       M6.0 6.0       12.11 1941       3942.00 3942.00       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 50 km long. Maximum horizontal displacement 2-3 cm, vertical displacement 20 cm, dextral displacement 10 cm. Burnt grass         42.2       M5.8 5.8       18.03 1992       Seismic rupture 62 km long. Maximum displacement 160 cm. Seismic rupture 30 km long. Maximum horizontal displacement 80 cm         52.2       M6.6 6.6       19.08 1966       3911.00 4112.00       Seismic rupture 30 km long. Maximum horizontal displacement 80 cm         52.2       M6.7 6.7       22.05 1971       3836.00 4000.00       Seismic rupture 30 km long. Maximum vertical displacement 5.10cm         72.2       M5.8 5.8       0.309 1968       4148.00 3218.0	51.2					displacement 100 cm
33.2       M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00         33.2       M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00         34.2       M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00         35.2       M6.0 6.0       12.11 1941       3946.00 3918.00         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992         36.2       M5.8 5.8       13.03 1992         36.2       M5.8 5.8       18.03 1992         49.2       M5.6 5.5       17.08 1949         392.4.0       3914.00 4054.00         M6.0 6.0       25.10 1959         392.2       M6.6 6.6         17.08 1949       3924.00 4054.00         M6.0 6.0       25.10 1959         392.0       3924.00 4054.00         M6.0 6.0       31.05 1946         3911.00 4112.00       Seismic rupture 38 km long. Maximum displacement 160 cm.         Seismic rupture 30 km long. Maximum displacement 60 cm; vertical displacement 50 cm         Seismic rupture 30 km long. Maximum vertical displacement 80 cm         Seismic rupture 38 km long. Maximum vertical displacement 10 cm.         Seismic rupture 38 km long. Maximum vertical displacement 50 cm         Seismic rupture 38 km long. Maximum vertical displacement is 0 cm         Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displa	32.2	M7 3 7.3	20.11 1942	4042.00 3636.00		Seismic rupture 47 km long. Maximum horizontal displacement 175 cm. Maximum vertical
33.2       M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00         34.2       M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00         35.2       M6.0 6.0       12.11 1941       3946.00 3918.00         35.2       M6.0 6.0       12.11 1941       3942.00 3942.00         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 62 km long, extension displacement 2-3 cm, vertical displacement 20 cm. dextral displacement 10 cm. Burnt grass         42.2       M5.8 5.8       18.03 1992       Seismic rupture 38 km long. Maximum displacement 160 cm.         49.2       M6.5 6.5       17.08 1949       3924.00 4054.00         52.2       M6.6 6.6       19.08 1966       3911.00 4112.00       Seismic rupture 30 km long. Maximum displacement 40 cm         54.2       M6.7 6.7       22.05 1971       3852.00 4029.00       Seismic rupture 38 km long. Maximum vertical displacement is 50 cm         72.2       M5.8 5.8       03.09 1968       4148.00 3218.00       15       Seismic rupture is 3 km l	52.2					displacement 100 cm.
34.2       M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00         35.2       M6.0 6.0       12.11 1941       3946.00 3918.00         35.2       M6.0 6.0       12.11 1941       3946.00 3918.00         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 62 km long, extension displacement 2-3 cm, vertical displacement 20 cm, dextral displacement 10 cm. Burnt grass         37.2       M6.5 6.5       17.08 1949       3924.00 4054.00       Seismic rupture 38 km long. Maximum displacement 160 cm.         36.2       M6.6 6.0       31.05 1946       3918.00 4112.00       Seismic rupture 30 km long. Maximum displacement 40 cm         36.2       M6.7 6.7       22.05 1971       3852.00 4029.00       Seismic rupture 38 km long. Maximum vertical displacement 50 cm         37.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00       Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 20 cm. Maximum horizontal displacement is 30 cm         38.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00       Seismic r	33.2	M8.0 8.0	26.11 1939	3942.00 3942.00		Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum
34.2       M8.0 8.0       26.11 1939       3942.00 3942.00         35.2       M6.0 6.0       12.11 1941       3946.00 3918.00         35.2       M6.0 6.0       12.11 1941       3946.00 3918.00         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 2-3 cm, vertical displacement 20 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         36.2       M6.8 6.5       17.08 1949       3924.00 4054.00         35.2       M6.6 6.6       19.08 1966       3911.00 4122.00         35.2       M6.6 6.6       19.08 1966       3911.00 4122.00         35.2       M6.7 6.7       22.05 1971       3836.00 4002.00         35.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00         37.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00         382.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00         382.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00         382.2       M6.7 6.7       19.04 1938       4010.28 4205.02     <						vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]
35.2       M6.0 6.0       12.11 1941       3946.00 3918.00         35.2       M6.0 6.0       12.11 1941       3946.00 3918.00         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         37.2       M6.5 6.5       17.08 1949       3924.00 4054.00         M6.0 6.0       31.05 1946       3918.00 4112.00         52.2       M6.6 6.6       19.08 1966       3911.00 4129.00         M6.0 6.0       25.10 1959       3906.00 4136.00         54.2       M6.7 6.7       22.05 1971       3852.00 4009.00         62.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00         79.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00         82.2       M6.9 6.9       30.10 1983       4010.28 4205.02         84.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00         85.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402	34.2	M8.0 8.0	26.11 1939	3942.00 3942.00		Seismic rupture 350 km long, Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum
35.2       M6.0 6.0       12.11 1941       3946.00 3918.00         35.2       M6.0 6.0       26.11 1939       3942.00 3942.00         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]         36.2       M6.8 6.8       13.03 1992       Seismic rupture 62 km long, extension displacement 2-3 cm, vertical displacement 20 cm, dextral displacement 10 cm. Burnt grass         42.2       M5.8 5.8       18.03 1992       Seismic rupture 38 km long. Maximum displacement 160 cm.         42.2       M5.6 5.6       17.08 1949       3924.00 4054.00       Seismic rupture 30 km long. Maximum displacement 160 cm.         52.2       M6.6 6.6       19.08 1966       3911.00 4122.00       Seismic rupture 30 km long. Maximum displacement 40 cm         54.2       M6.7 6.7       22.05 1971       3852.00 4029.00       Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement 5-10cm         62.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00       15       Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 20 cm. Maximum horizontal displacement is 30 cm         79.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00       15       Seismic rupture 50 km long. Maximum vertical displacement is 60 cm. Maximum horizontal displacement is 100 cm         82.2       M6.9 6.9						vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]
M8.0         26.11         1939         3942.00         3942.00         Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum           M6.8         6.8         13.03         1992         Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum           42.2         M6.8         6.8         13.03         1992         Seismic rupture 62 km long, extension displacement 2-3 cm, vertical displacement 20 cm, dextral displacement 10 cm. Burnt grass           42.2         M5.8         5.8         18.03         1992         Seismic rupture 62 km long, extension displacement 2-3 cm, vertical displacement 20 cm, dextral displacement 10 cm. Burnt grass           42.2         M5.8         5.8         18.03         1992         Seismic rupture 30 km long. Maximum displacement 160 cm.           52.2         M6.6         6.6         19.08         1966         3911.00         4122.00           54.2         M6.7         7.0         22.05         1971         3852.00         4029.00           62.2         0.00.5         1790         3836.00         300.00         136.00         15           72.2         M5.8         5.8         03.09         1968         4148.00         15         Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 50 cm           79.2         M6.7 6.7	35.2	M6.0 6.0	12.11 1941	3946.00 3918.00	1	
M6.8         6.8         13.03         1992           36.2         M6.8         6.8         13.03         1992           42.2         M5.8         5.8         13.03         1992           42.2         M5.8         5.8         18.03         1992           42.2         M6.5         17.08         1949         3924.00         4054.00           M6.0         0.0         31.05         1946         3918.00         4112.00         Seismic rupture 30 km long. Maximum displacement 160 cm.           52.2         M6.6         6.6         19.08         1960.00         4136.00           54.2         M6.7         6.7         19.04         1385.20         4022.00           72.2         M5.8         5.8         03.09         1968         4148.00         3218.00           79.2         M6.7         6.7         19.04         1938         3930.00		M8.0 8.0	26.11 1939	3942.00 3942.00		Seismic rupture 350 km long. Maximum horizontal displacement 370 cm. Maximum
M6.8         6.8         13.03         1992           36.2         M6.8         13.03         1992           42.2         M5.8         18.03         1992           42.2         M6.6         19.08         1946         3918.00         4112.00           52.2         M6.6         19.08         1966         3911.00         4129.00           52.2         M6.7         6.7         22.05         1971         3852.00         4029.00           62.2         0.05         1790         3836.00         4000.00         Seismic rupture 38 km long. Maximum vertical displacement 5-10 cm           77.2         03.11         1862         3836.00         301.00         15					1	vertical displacement 200 cm. Total offset is up to 7-8 m [6]
36.2       M6.8 6.8       13.03 1992         42.2       M5.8 5.8       18.03 1992         49.2       M6.5 6.5       17.08 1949       3924.00 4054.00         M6.0 6.0       31.05 1946       3918.00 4112.00         52.2       M6.6 6.6       19.08 1966       3911.00 4129.00         M6.0 6.0       25.10 1959       3906.00 4136.00       Seismic rupture 30 km long. Maximum displacement 40 cm         54.2       M6.7 6.7       22.05 1971       3852.00 4029.00       Seismic rupture 38km long; sinistral displacement 60cm; vertical displacement 5-10cm         62.2       00.05 1790       3836.00 3006.00       Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 50 cm         77.2       03.11 1862       3836.00 3006.00       Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 20 cm. Maximum horizontal displacement is 100 cm         79.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00       Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 60 cm. Maximum horizontal displacement is 100 cm         82.2       M6.9 6.9       30.10 1983       4010.28 4205.02       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         84.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum di		M6.8 6.8	13.03 1992			
42.2       M5.8 5.8       18.03 1992         49.2       M6.5 6.5       17.08 1949       3924.00 4054.00         M6.0 6.0       31.05 1946       3918.00 4112.00         52.2       M6.6 6.6       19.08 1966       3911.00 4129.00         M6.0 6.0       25.10 1959       3906.00 4136.00         54.2       M6.7 6.7       22.05 1971       3852.00 4029.00         62.2       0.05 1790       3836.00 4000.00       Seismic rupture 38km long; sinistral displacement 60cm; vertical displacement 5-10cm         77.2       03.11 1862       3836.00 4000.00       Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 50 cm         78.2       M5.8 5.8       03.09 1968       4148.00 3218.00       1 5         79.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00       1 5         82.2       M6.9 6.9       30.10 1983       4010.28 4205.02       Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 60 cm. Maximum horizontal displacement is 100 cm         82.2       M6.7 6.7       3910.00 4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         84.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         87.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00       Seismic	36.2	M6.8 6.8	13.03 1992		}	Seismic rupture 62 km long, extension displacement 2-3 cm, vertical displacement 20 cm.
42.2       M5.8 5.8       18.03 1992         49.2       M6.5 6.5       17.08 1949       3924.00 4054.00         M6.0 6.0       31.05 1946       3918.00 4112.00         52.2       M6.6 6.6       19.08 1966       3911.00 4129.00         M6.0 6.0       25.10 1959       3906.00 4136.00         54.2       M6.7 6.7       22.05 1971       3852.00 4029.00         62.2       00.05 1790       3836.00 4000.00       Seismic rupture 38km long; sinistral displacement 60cm; vertical displacement 5-10cm         77.2       03.11 1862       3836.00 3006.00       Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 50 cm         78.2       M5.8 5.8       03.09 1968       4148.00 3218.00       1 5         79.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00       Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 20 cm. Maximum horizontal displacement is 100 cm         82.2       M6.9 6.9       30.10 1983       4010.28 4205.02         84.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         87.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm						dextral displacement 10 cm. Burnt grass
49.2       M6.5 6.5       17.08 1949       3924.00 4054.00         M6.0 6.0       31.05 1946       3918.00 4112.00         52.2       M6.6 6.6       19.08 1966       3911.00 4129.00         M6.0 6.0       25.10 1959       3906.00 4136.00         54.2       M6.7 6.7       22.05 1971       3852.00 4029.00         06.2       00.05 1790       3836.00 4000.00       Seismic rupture 38km long; sinistral displacement 60cm; vertical displacement 5-10cm         77.2       03.11 1862       3836.00 3006.00       Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 50 cm         78.2       M5.8 5.8       03.09 1968       4148.00 3218.00       1 5         79.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00       Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 20 cm. Maximum horizontal displacement is 100 cm         82.2       M6.9 6.9       30.10 1983       4010.28 4205.02       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         84.2       M6.7 6.7       30.10 1983       4010.28 4205.02       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         87.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm	42.2	M5.8 5.8	18.03 1992		ł	
M6.0 6.0         31.05 1946         3918.00 4112.00         Seismic rupture 30 km long. Maximum horizontal displacement 80 cm           52.2         M6.6 6.6         19.08 1966         3911.00 4129.00         Seismic rupture 30 km long. Maximum displacement 40 cm           54.2         M6.7 6.7         22.05 1971         3852.00 4029.00         Seismic rupture 38km long; sinistral displacement 60cm; vertical displacement 5-10cm           62.2         0.05 1790         3836.00 4000.00         Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 50 cm           77.2         0.3.11 1862         3836.00 3006.00         Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 20 cm. Maximum horizontal displacement is 20 cm. Maximum horizontal displacement is 20 cm. Maximum horizontal displacement is 30 cm           79.2         M6.7 6.7         19.04 1938         3930.00 3342.00         Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 60 cm. Maximum horizontal displacement is 100 cm           82.2         M6.9 6.9         30.10 1983         4010.28 4205.02         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm           84.2         M6.7 6.7         30.10 1983         4010.28 4205.02         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm           87.2         M7.3 7.3         24.11 1976         3910.00 4402.00         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm	49.2	M6.5 6.5	17.08 1949	3924.00 4054.00		Seismic rupture 38 km long. Maximum displacement 160 cm.
52.2       M6.6 6.6       19.08 1966       3911.00 4129.00         M6.0 6.0       25.10 1959       3906.00 4136.00         54.2       M6.7 6.7       22.05 1971       3852.00 4029.00         62.2       0.05 1790       3836.00 4000.00       Seismic rupture 38km long; sinistral displacement 60cm; vertical displacement 5-10cm         77.2       0.3.11 1862       3836.00 3006.00       Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 50 cm         78.2       M5.8 5.8       03.09 1968       4148.00 3218.00       1 5         79.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00       Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 20 cm. Maximum horizontal displacement is 30 cm         79.2       M6.7 6.7       19.04 1938       4010.28 4205.02         84.2       M6.7 6.7       30.10 1983       4010.28 4205.02         86.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00         87.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00         82.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00		M6.0 6.0	31.05 1946	3918.00 4112.00		Seismic rupture 30 km long. Maximum horizontal displacement 80 cm
M6.0 6.0         25.10 1959         3906.00 4136.00           54.2         M6.7 6.7         22.05 1971         3852.00 4029.00           62.2         0.0.5 1790         3836.00 4000.00         Seismic rupture 38km long; sinistral displacement 60cm; vertical displacement 5-10cm           77.2         0.3.11 1862         3836.00 3006.00         Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 50 cm           78.2         M5.8 5.8         03.09 1968         4148.00 3218.00         1 5           79.2         M6.7 6.7         19.04 1938         3930.00 3342.00         Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 20 cm. Maximum horizontal displacement is 100 cm           82.2         M6.9 6.9         30.10 1983         4010.28 4205.02         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm           84.2         M6.7 6.7         30.10 1983         4010.28 4205.02         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm           87.2         M7.3 7.3         24.11 1976         3910.00 4402.00         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm	52.2	M6.6 6.6	19.08 1966	3911.00 4129.00		Seismic rupture 30km long. Maximum displacement 40 cm
54.2       M6.7 6.7       22.05 1971       3852.00 4029.00       Seismic rupture 38km long; sinistral displacement 60cm; vertical displacement 5-10cm         62.2       0.05 1790       3836.00 4000.00       Seismic rupture 38km long; sinistral displacement 60cm; vertical displacement 5-10cm         77.2       0.3.11 1862       3836.00 3006.00       Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 50 cm         78.2       M5.8 5.8       03.09 1968       4148.00 3218.00       1 5         79.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00       Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 20 cm. Maximum horizontal displacement is 100 cm         82.2       M6.9 6.9       30.10 1983       4010.28 4205.02       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         84.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         87.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm		M6.0 6.0	25.10 1959	3906.00 4136.00		
62.2       00.05 1790       3836.00 4000.00         77.2       03.11 1862       3836.00 3006.00         78.2       M5.8 5.8       03.09 1968       4148.00 3218.00       1 5         79.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00       Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 20 cm. Maximum horizontal displacement is 30 cm         82.2       M6.9 6.9       30.10 1983       4010.28 4205.02       Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 60 cm. Maximum horizontal displacement is 100 cm         84.2       M6.7 6.7       30.10 1983       4010.28 4205.02       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         87.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm	54.2	M6.7 6.7	22.05 1971	3852.00 4029.00		Seismic rupture 38km long; sinistral displacement 60cm; vertical displacement 5-10cm
77.2       03.11 1862       3836.00 3006.00       Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 50 cm         78.2       M5.8 5.8       03.09 1968       4148.00 3218.00       1 5         79.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00       1 5         82.2       M6.9 6.9       30.10 1983       4010.28 4205.02       Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 60 cm. Maximum horizontal displacement is 100 cm         82.2       M6.7 6.7       30.10 1983       4010.28 4205.02       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         84.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         87.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm	62.2		00.05 1790	3836.00 4000.00		
78.2       M5.8       03.09       1968       4148.00       3218.00       1 5       Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 20 cm. Maximum horizontal displacement is 30 cm         79.2       M6.7       6.7       19.04       1938       3930.00       3342.00       Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 60 cm. Maximum horizontal displacement is 100 cm         82.2       M6.9       6.7       30.10       1983       4010.28       4205.02         84.2       M6.7       6.7       30.10       1983       4010.28       4205.02         86.2       M7.3       24.11       1976       3910.00       4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         87.2       M7.3       7.3       24.11       1976       3910.00       4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm	77.2		03.11 1862	3836.00 3006.00	1	Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 50 cm
79.2       M6.7 6.7       19.04 1938       3930.00 3342.00       horizontal displacement is 30 cm         82.2       M6.9 6.9       30.10 1983       4010.28 4205.02       Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 60 cm. Maximum horizontal displacement is 100 cm         82.2       M6.7 6.7       30.10 1983       4010.28 4205.02       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         86.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm         87.2       M7.3 7.3       24.11 1976       3910.00 4402.00       Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm	78.2	M5.8 5.8	03.09 1968	4148.00 3218.00	1 5	Seismic rupture is 3 km long. Maximum vertical displacement is 20 cm. Maximum
79.2         M6.7 6.7         19.04 1938         3930.00 3342.00         Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 60 cm. Maximum           82.2         M6.9 6.9         30.10 1983         4010.28 4205.02         Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 60 cm. Maximum           84.2         M6.7 6.7         30.10 1983         4010.28 4205.02         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm           86.2         M7.3 7.3         24.11 1976         3910.00 4402.00         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm           87.2         M7.3 7.3         24.11 1976         3910.00 4402.00         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm						horizontal displacement is 30 cm
82.2         M6.9 6.9         30.10 1983         4010.28 4205.02         horizontal displacement is 100 cm           84.2         M6.7 6.7         30.10 1983         4010.28 4205.02         seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm           86.2         M7.3 7.3         24.11 1976         3910.00 4402.00         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm           87.2         M7.3 7.3         24.11 1976         3910.00 4402.00         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm	79.2	M6.7 6.7	19.04 1938	3930.00 3342.00		Seismic rupture is 15 km long. Maximum vertical displacement is 60 cm. Maximum
82.2         M6.9 6.9         30.10 1983         4010.28 4205.02           84.2         M6.7 6.7         30.10 1983         4010.28 4205.02           86.2         M7.3 7.3         24.11 1976         3910.00 4402.00           87.2         M7.3 7.3         24.11 1976         3910.00 4402.00           Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm           87.2         M7.3 7.3         24.11 1976           3910.00 4402.00         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm						horizontal displacement is 100 cm
84.2         M6.7         6.7         30.10         1983         4010.28         4205.02           86.2         M7.3         7.3         24.11         1976         3910.00         4402.00         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm           87.2         M7.3         7.3         24.11         1976         3910.00         4402.00         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm	82.2	M6.9 6.9	30.10 1983	4010.28 4205.02		•
86.2         M7.3         7.3         24.11         1976         3910.00         4402.00         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm           87.2         M7.3         7.3         24.11         1976         3910.00         4402.00         Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm	84.2	M6.7 6.7	30.10 1983	4010.28 4205.02		
87.2 M7.3 7.3 24.11 1976 3910.00 4402.00 Seismic rupture 50 km long. Maximum displacement 350 cm	86.2	M7.3 7.3	24.11 1976	3910.00 4402.00		Seismic rupture 50 km long, Maximum displacement 350 cm
	87.2	M7.3 7.3	24.11 1976	3910.00 4402.00		Seismic rupture 50 km long, Maximum displacement 350 cm
91.2 00.07 1859 3954.00 4118.00	91.2		00.07 1859	3954.00 4118.00		
93.2 00.00 1043	93.2	1	00.00 1043			
102.2 M5.6 5.6 00.00 1915	102.2	M5.6 5.6	00.00 1915			
105.2 31.03 [648 3818.00 4342.00 Seismic rupture 30 km long. Maximum vertical displacement 100 cm	105.2		31.03 1648	3818.00 4342.00		Seismic rupture 30 km long, Maximum vertical displacement 100 cm

## Прочие сведения о разломах

## Приложение 2.5

# Appendix 2.5

#### Other data on faults

N₂	Data
1.2	UC, LC, M. Registered depth of hypocentres of earthquakes is up to 100 km
8.2	Border of the Quaternary sedimentary basin
19.2	Narrow depression near the fault, sag ponds. Displacement of wall to 30 cm after the 1957 earthquake
24.2	Historical earthquake
36.2	Curve of the Euphratus River to 35-40 km
62.2	The Murat River is bended to 10-14 km
63.2	Bend of the Euphratus River is 10 km



Рис. 31. Активные разломы Армении Цифрами указаны номера разломов в каталоге провинции

Figure 31. Active faults in Armenia Numerals show fault numbers in the Catalog of the province

## 3. АРМЕНИЯ

Основной каталог разломов провинции Данные систематизировали А.С.Караханян, В.Г.Трифонов и А.И.Кожурин

#### 3. ARMENIA

Main catalog of faults of the province

Compiled by A.S.Karakhanian, A.I.Kozhurin, and V.G.Trifonov

N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
1.3		2	3	U		В	3953.00	4207.00	3959.00	4218.00	9	1
2.3		2	3	(SR)	+SE	B	4000.50	4240.00	4009.00	4314.00	9	1
3.3		2	3	U		B	3939.00	4256.00	3952.00	4303.00	9	1
43		2	3	(D)		B	3944.00	4237.50	3932.00	4305.00	9	1
5.3	East Anatolian f.z., Zheltorechensko-	1	3	S>R	+NW	A	4013.47	4206.26	4002.53	4201.95	146	124
	Sarikamyshsky f.											
63	East Anatolian f.z., Zheltorechensko-	2	lt	S>R	+NW	A	4003.14	4157.34	4058.00	4414.50	39	1234
0.5	Sarikamyshsky f.	_	-									
73	Akhurian f.	2	3	(S>N)	+NW	в	4044.50	4348.00	4056.00	4401.00	9	14
23	Akhurian f	2	3	(S>N)	+SE	B	4034.00	4342.50	4040.00	4346.00	9	1
0.3	Akhurian f	2	3	S>N	+NW	B	4056.00	4353.00	4041.50	4345.50	9	14
10.3	Akhurian f	2	3	S>N	+NW	B	4041 50	4345.50	4030.00	4338.00	9	14
11.3	Akhurian f	2	1	S>N	+NW	R	4030 50	4340.00	4028 00	4333 50	9	14
12.3	Akhurian f.	2	3	S>N	+NW	B	4030.00	4335.00	4024.00	4327.00	9	14
12.2	Akhurian f	2	3	S>N	+NW	R	4026.00	4328.00	4009 42	4316 18	9	14
14.3	Akhurian f	2	3	(S>N)	+NW	Ā	4009 42	4316 18+1	4002 50	4309.00	0	14
14.5		-	ľ	0.17				53			ſ	• •
153		2	3	lu 👘	1	в	4012.50	4318.50	4015.00	4318.00	9	1
163		2	3	Ŭ		R	4013.00	4319 50	4016 50	4318 50	ó	li
173		2	1	lu lu		R	3955.00	4248 00	4006 50	4310.00	ó	1
183		12	3	lŭ		R	3954 50	4303 50	4003.00	4311 00	ó	i
10.3		2	1	ŭ	ł	R	3915 00	4322.00	3014 37	4334 22	ó	li l
20.3	Pambak-Sevan fz	2	1	D>R	+NF	R	4038 00	4507.00	4029 50	4520.00	ó	li
21.3	Pambak Sevan f.z.	2	12	D>>R	+NF	R	4058.00	4413.00	4047 00	4435 00	20	i
22.3	Pambak-Seven f 7	2	2	11		B.	4046.00	4429.00	4051 50	4422 50	20	1
22.5	Pambak-Sevan f.z	2	2	m			4044.50	4428.00	4031.30	4422.50	20	1
23.5	Pambak-Sevan f 7	2	12		+ew		4048.00	4437.50	4051 00	4424.00	20	1
25.3	Pambak-Sevan fz	2	1		TNE		4057 50	4357 50	4030.00	4521.00	20	1224
263	Khanaracar f 7	2	2		INE	<b>1</b>	4024.00	4523.00	4029.00	4521.00	0	1234
20.5	Khanarasar f.z. Debaklin f	2	2			î.	2027 50	4608.00	3027 00	4519.00	0	125
283	Khanarasar f.z., Debaklin f	2	1				3026.00	4607 50	3010 00	4608 50	0	1
20.3	Khanarasar f.z., Geratac f	2	5		+SM	۲.	3037 50	4608.00	3847 50	4636.00	0	12
30.3	Khanarasar fz Debaklin f	2	2	D		L C	3018 50	4608.00	3004 50	4613.00	0	13
313	Khanarasar f.z. Debaklin f	2	2	n n		E .	3010 50	4608.00	3008.00	4610.00	0	1
32 3	Khanarasar f.z. Debaklin f	2	2	n n		2	3012 50	4608.00	3836 50	4627 50	0	1
22.2	Khanarasar 1.2., Devakini I.	5	2	5			2010.00	4608.00	2854 50	4627.50	2	1
34 3	Khanarasar f.z	2	5		TNE		4031 00	4514.00	4075 00	4522.00	0	1
353	Khanarasar f.z	2	2				2055 50	4552.00	2052.00	4522.00	7	12
363	Khanarasar 1.2.	2	1		Lew	<b>^</b>	2052 00	4552.00	2042.00	4557.00	<b>'</b>	13
37 3	Khanarasa I.Z.	2	5		13W	Â	2052.00	4555.00	2042.00	4557.00	2	125
38 3	Khanarasar 1.2.	2	1	D	TE	D D	2042 00	4557.00	2020.00	4557.01	20	25
130 3	Khanarasar 1.2.	2			INE		4010.00	4535.00	2055 50	4552.00	19	1226
40 3	Khanarasar 1.2.	2	5		INE	<b>^</b>	2055 50	4553.00	2052 50	4552.00	7	1255
41 3	Khanarasar 1.2.	2	1		INE	6	4024 00	4532.00	4010.00	4537.00	6	133
42.3	Khanarasar 1.2.	2			INE		2020 50	4525.00	2022 50	4555.00	9	1235
43.3	Garnif 7	2	12		INE	La la	1040 00	4416.00	1055 00	4000.00	20	25
44.3	Garni f z	2	2		+NE	B	4047 40	4422 00	4055.00	4411 00	20	15
45.3	Gami fz	2	2		INE	B	4040.00	4420.00	4055.00	4415.00	20	15
46 3	Garnifz	5	5		INC		4022 00	4420.00	4003 40	4413.00	27	13
47 3	Gami f.z.				TNE	A	4023.00	4438.00	4003.50	4451.00	89	12345
48.2	Gami f.z.	2	2		TNE	B	3947.50	4500.00	3943.00	4508.00	9	1
40.2	Gami f.z.		2	D>>K	TNE	A	3945.00	4510.00	3949.00	4504.40	89	1234
50.2	Cami I.Z., Alavar I.	2	2	D>>K	TNE	в	4037.25	4429.00	4036.50	4431.00	39	1
50.5	Carni I.Z., Alavar I.			D>K	+NE	A	4054.50	4404.50	4047.00	4422.00	39	12345
51.5	Cami f.Z.		5	D>>K	+NE	A	4004.00	4447.50	4002.00	4451.00	89	234
52.5				D>R	+NE	IR .	4038.00	4431.00	4036.00	4435.00	9	1
53.5	juarni f.z.	2	2	D>>K	+E	A	4017.50	4444.50	4010.00	4444.49	89	12345
54.5	Carni f.Z.	2	2	D>R	+SW	A	4006.00	4446.00	3959.00	4452.00	9	13
53.5		2	3	N	+E	A	4006.00	4449.00	4004.00	4448.00	89	14
50.5		2	3	D>R	+NE	B	3945.00	4507.75	3944.00	4510.50	9	
51.5	Carni I.z., Alavar f.	2	2	D>R	+NE	A	4050.00	4420.00	4032.00	4435.00	39	1234
38.3	Gami f.z.	2	2	D>>R	+NE	A	4037.50	4435.00	4023.00	4438.00	9	235
39.3	Dami f.z.	2	2	D>>R	+NE	B	4003.75	4450.50	3949.00	4504.40	9	124

.

		Name	T t	TV	Se	Un	R		1 1		1 2	Re	NN
613         Carmi $f_{2.}$ 2         3         100         14           633         Gumi $f_{2.}$ Arps-Zangbezur $f_{1.}$ 2         3         DR         %W         B         394434         45403         394533         46107         31         10         14           633         Garan $f_{2.}$ Arps-Zangbezur $f_{1.}$ 2         3         DR         %W         B         39170         454023         390133         461070         9         1           633         Sardrangun-Nakhichevan $f_{2.}$ 2         3         DR         N         B         4007.47         4302.44         4003.44         4423.0         341.10         1         1           733         Sardrangun-Nakhichevan $f_{2.}$ 2         3         DR         N         B         4007.44         432.0         431.04         432.44         430.45         431.04         10         1         10         1	60 3	Garni f z	1 <u>2</u>	12	D>>N	+SW	A	3949 00	4504 40	3940 00	4512 50	9	12345
bit         const         file         bit         bit         bit         bit         bit         bit           64.3         Gumi (r., Arpe-Zangbezur f.         2         3         DR         +SW         B         944.94         4511.79         3931.64         4593.3         001         14           66.3         Gami (r., Arpe-Zangbezur f.         2         3         DR         +SW         B         9344.94         4511.79         3931.64         4593.3         001         14           66.3         Gami (r., Arpe-Zangbezur f.         5         3         U         N         B         9464.50         4627.33         3965.00         4633.60         9         1           67.3         Sandrangeh-Nakhichevan f.z.         2         3         DPR         NH         B         4006.42         4329.43         3063.01         4432.61         10         1           71.3         Sandrangeh-Nakhichevan f.z.         2         3         DPR         NH         B         9435.61         4431.61         4432.61         10         1         1         1         10         11         10         11         10         11         10         11         10         11         10 <td>61 3</td> <td>Garni f.z.</td> <td>2</td> <td>2</td> <td>D&gt;&gt;R</td> <td>+NE</td> <td>B</td> <td>3945.00</td> <td>4510.00</td> <td>3922.00</td> <td>4524.00</td> <td>9</td> <td>14</td>	61 3	Garni f.z.	2	2	D>>R	+NE	B	3945.00	4510.00	3922.00	4524.00	9	14
63.3       Gumi fz., App-Zanghezar, f.       2       3       DK       +NK       K       K       Start, App-Zanghezar, f.       2       3       DK       +SW       B       B       Attart, App-Zanghezar, f.       5       3       DK       +SW       B       B       Attart, App-Zanghezar, f.       5       3       U       B       B       B       Attart, f.       Attart, f.       Start App-Zanghezar, f.       5       3       U       B       B       B       Attart, f.       Attart, f.       Start App-Zanghezar, f.       5       3       U       B       B       Attart, f.       Attart, f.       Attart, f.       Attart, f.       Start App-Zanghezar, f.       B       Attart, f.	62.3	Garni f.z.	2	2	D>>R	+E	B	3922.00	4524.00	3909.26	4525.56	9	13
63.3       Gumi (z., App-Zunghezur f.       2       3       DK       +SW       B       9314.4       4511.79       9311.64       4593.3       006.0       4503.3       10       14         66.3       Akern f.       5       3       U       B       B       9314.64       4593.3       3060.0       663.00       9       1         663.3       Sardarupat-Nakhichevan f.z.       2       3       DD       B       4007.64       4322.1       4000.09       434.61       10       1         70.3       Sardarupat-Nakhichevan f.z.       2       3       DDR       NH       B       4007.67       4423.64       4432.45       4452.75       10       1         71.3       Sardarupat-Nakhichevan f.z.       2       3       DDR       NH       B       3955.07       451.56       10       1         73.3       Sardarupat-Nakhichevan f.z.       2       3       DDR       NH       B       3955.07       451.56       10       1         73.3       Sardarupat-Nakhichevan f.z.       2.3       DD       R       393.50       451.56       10       1       1       1       1       1       1       1       1       1	63.3	Garni f.z.	2	3	(D)R	+NE	ī	3950.43	4504.69	3949.20	4507.32	9	15
63.3         Carmi $f_{\Delta}$ , ApperZampherur $\tilde{L}$ 2         3         DR $SW$ B         3945.14         45933         3903.33         9603.33         9613.35         911           67.3         Attera $f_{A}$ 5         3         U         B         3945.20         392.00         466.30         9         1           67.3         Surdargat-Nakichevan $f_{\Delta}$ 2         3         DD         B         4007.78         433.01         400.38         432.32         400.09         434.61         10         1           73.3         Surdargat-Nakichevan $f_{\Delta}$ 2         3         DD-R         NE         B         3935.27         443.94         9331.81         443.52         10         1           73.3         Surdargat-Nakichevan $f_{\Delta}$ 2         3         DD-R         NE         B         3935.27         443.94         9331.81         443.53         10         1           73.3         Surdargat-Nakichevan $f_{\Delta}$ 2         3         DU         B         493.44         493.33         493.154         493.154         493.154         493.154         493.154         493.154         493.154         493.152         493.156         493.156	64.3	Garni f.z., Arpa-Zanghezur f.	2	3	DR	+SW	B	3944.94	4511.79	3931.64	4549.33	10	14
6:3       Atter f.       5       3       U       B       3945.0       462.5       3906.00       663.00       9       1         63.3       Stardangat-Nakichevan f.z.       2       3       (D)       B       4007.04       4642.50       3002.00       4645.00       90.00       8433.35       10       1         70.3       Stardangat-Nakichevan f.z.       2       3       D>R       N       B       4007.42       4316.18       4000.48       433.23       100       1         71.3       Stardangat-Nakichevan f.z.       2       3       D>R       N       B       4007.42       4316.18       4000.42       4315.41       437.41       101       11         71.3       Stardangat-Nakichevan f.z.       2       3       D <r< th="">       NE       B       39345.70       4422.13       3333.33       4417.43       131.43       442.41       131.64       442.40       9331.54       443.43       10       11         73.3       Stardangat-Nakichevan f.z.       2       3       U       C       432.43       443.30       433.64       442.13       133.54       443.14       11       11       11       133.33       141       133.33       141       &lt;</r<>	65.3	Garni f.z., Arpa-Zanghezur f.	2	3	DR	+SW	B	3931.64	4549.33	3905.33	4610.73	10	14
	66.3	Akera f.	5	3	U		B	3946.50	4627.50	3906.00	4653.00	9	li
63.3       Surdarapat-Nakhichevan f.z.       2       3       (D)       B       4007.82       4330.21       4000.38       4330.21       4000.38       4330.21       4000.38       4330.21       4000.38       4330.21       4000.38       4330.21       4000.48       4330.21       4000.48       4330.21       4000.48       4330.21       4007.48       4330.21       4000.48       4330.21       4000.48       4330.21       4000.48       4330.21       4000.48       4330.21       4000.48       4330.21       4000.48       4330.21       4000.48       4330.21       4000.48       4330.21       4000.48       4330.21       4000.48       4330.21       4000.48       4330.41       410.11       1111.11       111.11       111.11	67.3	Akera f.	5	3	Ū		B	3917.00	4642.50	3902.00	4646.00	9	h
	68.3	Sardarapat-Nakhicheyan f.z.	2	3	(D)		B	4008.68	4320.84	4000.09	4343.61	10	li
73.3       Surdarman-Nakhichevan f.z.       2       3       D>R       PN       B       40004.0       4426.01       10       1         73.3       Surdarupat-Nakhichevan f.z.       2       3       D>R       NB       B       3055.07       4437.43       3035.13       4451.45       10       1         73.3       Surdarupat-Nakhichevan f.z.       2       3       D>R       NB       B       3015.20       4451.75       100       1         73.3       Surdarupat-Nakhichevan f.z.       2       3       D       NB       B       3015.20       451.70       3021.50       452.50       91       14         73.3       Surdarupat-Nakhichevan f.z.       2       3       U       N       B       4001.00       456.20       4003.50       465.60       91       14         73.3       Surdarupat-Nakhichevan f.z.       2       3       U       N       B       4016.00       425.00       405.50       401.50       402.50       405.50       401.50       402.50       401.50       402.50       401.50       402.50       401.50       402.50       401.50       402.50       401.50       402.50       402.50       401.50       402.50       402.50	69.3	Sardarapat-Nakhichevan f.z.	2	3	ίσί –		в	4007.78	4330.21	4000.38	4353.25	10	11
71.3     Surdarmget-Nakhichevan f.z.     2     3     D>R.     NH     B     402.60     398.18     443.74     10     1       73.3     Surdarnget-Nakhichevan f.z.     2     3     D>R.     NHE     B     395.15     443.94     10     1       73.3     Surdarnget-Nakhichevan f.z.     2     3     D     N     NHE     B     394.57     445.15     393.18     445.27     451.56     10     1       73.3     Surdarnget-Nakhichevan f.z.     2     3     U     N     N     N     453.0     452.50     451.00     9     1       73.3     C     3     U     N     N     N     N     N     443.00     402.50     453.00     452.60     9     1       73.3     C     3     U     N     N     N     443.00     403.50     450.00     403.00     9     1       73.3     S     U     N	70.3	Sardarapat-Nakhichevan f.z.	2	3	D>R	+N	В	4009.42	4316.18	4000.46	4425.01	10	li
7.3.3       Sandarmget-Nakhichevan f.z.       2       3       D>R       PNE       B       395.07       493.15       493.78       10       1         7.3.3       Sandarnget-Nakhichevan f.z.       2       3       D       R       B       395.20       493.15       493.15       493.16       10       1         7.3.3       Sandarnget-Nakhichevan f.z.       2       3       U       B       391.52       491.16       492.10       493.16 <th< td=""><td>71.3</td><td>Sardarapat-Nakhichevan f.z.</td><td>2</td><td>3</td><td>D&gt;R</td><td>+N</td><td>B</td><td>4001.40</td><td>4428.60</td><td>3954.51</td><td>4437.42</td><td>10</td><td>11</td></th<>	71.3	Sardarapat-Nakhichevan f.z.	2	3	D>R	+N	B	4001.40	4428.60	3954.51	4437.42	10	11
7.3.       Sardarmpat-Nakhichevam f.z.       2       3       D>R.       PNE       B       3942.97       482.15       391.56       4915.48       10       1         7.3.       Sardarmpat-Nakhichevam f.z.       2       3       U       B       3942.00       453.00       392.16       4515.40       90       1         7.3.       C       3       U       B       492.00       453.00       492.10       90       1         7.3.       C       3       U       B       4416.00       442.50       4003.50       4619.00       90       1         8.3       C       3       U       B       4105.00       423.50       4005.00       4317.00       91       1         8.3       S       3       U       B       441.50       423.54       4005.00       421.55       91       1         8.3       S       3       U       B       393.50       423.50       403.50       404.00       91       1         8.3       S       3       U       B       393.50       423.50       431.00       424.50       91       1         8.3       S       3       U       B	72.3	Sardarapat-Nakhichevan f.z.	2	3	D>R	+NE	В	3955.07	4439.49	3938.18	4452.78	10	1
7.3       Sardarngat-Nakhickevan f.z.       2       3       D       B       3915.62       4517.05       322.16       451.56       10       1         7.3       2       3       U       B       3025.00       452.00       453.00       921.04       453.00       921.04       453.00       921.04       453.00       921.04       453.00       921.04       14         7.3       2       3       U       C       400.00       4425.00       405.00       430.00       921.04       1         80.3       5       3       U       B       410.00       425.00       405.00       430.00       921.04       1         82.3       1       B       400.50       421.50       401.50       424.20       9.1       1         82.3       1       B       400.50       421.50       424.20       9.1       1 <td>73.3</td> <td>Sardarapat-Nakhichevan f.z.</td> <td>2</td> <td>3</td> <td>D&gt;R</td> <td>+NE</td> <td>В</td> <td>3943.97</td> <td>4452.15</td> <td>3913.53</td> <td>4515.48</td> <td>10</td> <td>1</td>	73.3	Sardarapat-Nakhichevan f.z.	2	3	D>R	+NE	В	3943.97	4452.15	3913.53	4515.48	10	1
73.3       2       3       U       B       392.00       452.00       92.10       453.00       452.50       9       1         77.3       2       3       U       B       352.00       452.00       453.00       452.50       9       1         77.3       2       3       U       C       4001.50       455.400       4027.00       90.1       1         77.3       5       3       U       B       4105.00       4225.00       430.00       90.1       1         81.3       5       3       U       B       4114.50       4225.40       403.00       4226.00       9.1       1         82.3       5       3       U       B       392.50       422.00       422.00       9.1       1         83.3       5       3       U       B       393.50       422.55       39.1       1	74.3	Sardarapat-Nakhichevan f.z.	2	3	D		В	3915.62	4517.05	3821.56	4551.56	10	1
7.3       2       3       U       B       3923.00       4523.00       4523.60       9       1         7.3       2       3       U       C       4023.00       4633.00       4523.60       9       1         78.3       2       3       U       C       4023.00       4633.00       4537.00       9       1         80.3       5       3       U       B       4105.00       4252.00       4036.00       4307.00       9       1         82.3       5       3       U       B       4105.00       4225.00       4030.00       4225.00       9       1         84.3       5       3       U       B       3992.00       4220.00       921.00       4225.00       9       1         84.3       5       3       U       B       3849.50       4227.00       383.00       4226.00       9       1         84.3       5       3       U       B       3849.50       4237.00       384.00       4237.00       91.5       5       1         84.3       5       3       U       B       3849.50       421.00       391.10       1       5       1 <td< td=""><td>75.3</td><td></td><td>2</td><td>3</td><td>U</td><td></td><td>C</td><td>3942.00</td><td>4504.00</td><td>3925.00</td><td>4512.00</td><td>9</td><td>1</td></td<>	75.3		2	3	U		C	3942.00	4504.00	3925.00	4512.00	9	1
77.3       2       3       U       C       4001.50       4534.00       4224.00       453.00       4234.00       90       1         78.3       5       3       U       B       4105.00       4224.50       433.00       430.00       9       1         81.3       5       3       U       B       4106.00       4225.00       4307.00       9       1         81.3       5       3       U       B       4106.00       4224.50       401.00       4224.00       9.0       14         83.3       5       3       U       B       3959.00       4220.00       4234.00       9.0       15         85.3       5       3       U       B       3959.00       4225.00       383.00       4224.00       9       1         85.3       0       B       3852.00       4231.00       383.00       4242.00       9       1         85.3       0       B       3852.00       4312.00       391.00       434.50       9       1         85.3       0       0       B       3842.90       431.00       391.00       443.400       9       1         85.3       0	76.3		2	3	U		В	3923.00	4523.00	3938.00	4528.50	9	14
78.323UC4021.004030.004030.009180.353UB4105.004222.004056.004307.009181.353UB4105.004225.004036.004307.009182.353UB4105.004225.004036.004222.009184.353UB3992.004220.004225.009185.353UB3942.504219.004225.009186.353UB3849.504227.00383.40.04227.0091586.353UB3849.504227.00383.40.04237.009187.353UB3849.504227.00383.40.04237.009190.323R+NEB4016.50491.00443.609191.323UB382.00421.00392.204605.009192.3Araks f.z.23UB385.00463.50384.00462.009191.3Araks f.z.23UB385.00463.00483.00493.009192.3Araks f.z.23UB385.00463.50384.00463.0091<	77.3		2	3	U	}	C	4001.50	4554.00	4027.50	4624.00	9	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	78.3		2	3	U	1	C	4020.00	4603.00	4033.50	4619.00	9	1
80.3       5       3       U       B       4106.00       4252.00       4050.50       4377.00       9       1         82.3       5       3       U       B       4009.50       4219.50       4050.50       4228.00       9.0       14         84.3       5       3       U       B       3959.00       4220.00       4001.00       4228.00       9       1         84.3       5       3       U       B       3959.00       4227.00       3851.00       4226.00       9       1         85.3       5       3       U       B       3845.00       4257.00       3853.00       4227.00       302.50       4302.50       9       1         86.3       5       3       U       B       3912.50       4312.00       3002.50       4302.50       9       1         90.3       2       3       R       +NE       B       4016.50       4435.00       4035.00       4608.50       9       1         91.3       2       3       U       B       3942.50       4650.50       3445.00       4660.00       9       1         92.3       2       3       U       B	79.3		5	3	U		В	4105.00	4245.00	4050.00	4300.00	9	14
	80.3		5	3	υ		В	4106.00	4252.00	4056.00	4307.00	9	1
	81.3		5	3	U		В	4114.50	4254.50	4050.50	4317.00	9	1
	82.3		5	3	U		B	4009.50	4219.50	4019.00	4242.00	9.	1
	83.3		2	3	S>(R)	+SE	B	3959.00	4220.00	4003.00	4248.00	9	14
	84.3		5	3	U		B	3942.50	4210.00	3951.00	4225.50	9	1
	85.3		5	3	S		B	3935.00	4255.50	3920.00	4246.00	9	1
	86.3		5	3	U		В	3849.50	4237.00	3853.00	4242.00	9	15
	87.3		5	3	U		B	3852.00	4251.00	3854.00	4257.00	9	15
	88.3		5	3	U		B	3929.00	4326.00	3918.00	4316.50	9	11
	89.3		5	3	U		B	3912.50	4312.00	3902.50	4302.50	9	
	90.3		2	3	R	+NE	B	4016.50	4435.00	4013.00	4443.00	9	
	91.3		2	3	U		B	3926.50	4611.00	3922.00	4608.50	9	
	92.3		2	3	(S)		B	3904.00	4646.00	3918.50	4709.50	9	
	93.3		2	3	U		B	3842.50	4605.50	3845.00	4623.00	9	
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	94.3	Araks t.z.	2	3	(S)	{	B	3852.00	4630.50	3849.00	4628.00	9	
9b.3Araks 1.2.230B385.004645.303850.004641.009197.3Araks f.z.23(S)B3852.504638.003901.004646.009198.3Balykgel f.z.22D>N+SWB4009.424316.183951.924324.91101100.3Balykgel f.z.22D>N+SWB3950.634328.383944.554331.631001101.3Balykgel f.z.12D>N+SWB3943.774342.209343.3159 1014102.3Balykgel f.z.12D>N+SWB3943.774332.013916.874409.765 91014103.3Balykgel f.z.23D(N)+WB3919.704407.88390.724420.04101105.3Balykgel f.z.23D(N)+WB3919.704407.88390.724423.52101106.3Balykgel f.z.22DN+WB3919.704407.88390.724423.02101107.3Balykgel f.z.22DN+WB3919.704407.883803.224335.03101103.3Balykgel f.z.22DN+WB391.454431.601011113.3Balykgel f.z.2	95.3	Araks f.z.	2	3	(S)		B	3842.50	4617.00	3856.00	4639.00	9	
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	96.3	Araks I.Z.	2	3	U	i i	B	3856.00	4635.50	3856.00	4641.00	9	
98.3Balykgel f.z.222D>N+SWB400.424316.183951.92 $4324.91$ 101100.3Balykgel f.z.22D>N+SWB3953.554324.653941.534321.63101101.3Balykgel f.z.12D>N+SWB3943.263942.90433.1635591014102.3Balykgel f.z.12D>N+SWB3943.774342.203343.904353.805591014103.3Balykgel f.z.12D>N+SWB3991.794413.481011105.3Balykgel f.z.23D(N)+FEB3911.574420.041011105.3Balykgel f.z.23D(N)+FEB3911.574423.40387.954425.94101106.3Balykgel f.z.23D(N)+FEB3911.454420.041011107.3Balykgel f.z.22D(N)+FEB3915.874425.40385.754427.981011103.3Balykgel f.z.22D(N)+FEB3915.554447.88383.154419.781011113.3Balykgel f.z.22D(R)+SWB385.604433.79383.154441.641011 </td <td>97.3</td> <td>Araks I.Z.</td> <td>2</td> <td>3</td> <td>(S)</td> <td></td> <td>B</td> <td>3852.50</td> <td>4638.00</td> <td>3901.00</td> <td>4646.00</td> <td>9</td> <td></td>	97.3	Araks I.Z.	2	3	(S)		B	3852.50	4638.00	3901.00	4646.00	9	
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	98.3	Balykgel I.Z.			D>N	+SW	B	4009.42	4316.18	3951.92	4324.91	10	
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	99.5	Dalykgel I.Z. Delykgel f.z.				+5W	B	3933.33	4324.03	3947.31	4328.13	9 10	<u> </u>
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	100.5	Dalykgel I.Z.		2		+SW	B	3930.03	4328.38	13944.55	4331.03	10	
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	101.5	Dalykgel I.Z.		2	D>K	TOW	D	3944.33	4331.03	3942.90	4343.15	5910	14
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	102.5	Dalykgel I.Z. Dalykgel f.z	l:			TOW		2020 51	4342.20	2016 97	4353.80	5910	14
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	103.5	Dalykgel 1.2. Balykgel f z	2	2		TOW		2010 66	4330.01	2017 00	4409.70	10	14
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	104.5	Dalykgei I.Z. Balykgei f z	2	2		TINE	D	2010 70	4407.93	2000 72	4413.48	10	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	105.5	Balykgei f.z.	2	2		TW		3919.70	4407.88	3900.72	4420.04	10	
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	107.3	Balykgel f z	2	2		TNE		2011 45	4413.79	2857.05	4425.52	10	
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	108.3	Balykgel f 7	2	5			B	3001 80	4410 88	3853 77	4425.54	10	l.
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	109.3	Balykgel f z	2	2	DON	+w	B	3857 45	4426.62	3847 58	4431 60	10	li
11.3.3Balykgel f.z.22DB3855.604433.793831.554451.04101112.3Balykgel f.z.23DB3837.554447.283831.344454.02101113.3North Tabriz f.z.22D>R+NB3831.584449.243812.694603.649 1014114.3North Tabriz f.z. (a strand)12DRHNB3807.504621.003800.004631.00914115.3Maku f.23DB3935.814404.533930.464415.14101116.3Maku f.23DB3935.814404.533930.464415.14101117.3Maku f.23DB3928.314419.723907.144500.13101118.3Maku f.22DB3859.814500.573812.694603.64101119.3Igdir f.13ND+SWB3943.254405.883928.314419.72101120.313ND+SWB3943.254405.883928.314419.72101121.313ND+SWB3943.254405.883928.314419.72101122.313ND+SWB3943.254405.883928.314419.7210 <td>110.3</td> <td>Balykgel f.z.</td> <td>2</td> <td>2</td> <td>DOR</td> <td>+SW</td> <td>B</td> <td>3849 13</td> <td>4431 12</td> <td>3836 50</td> <td>4447 98</td> <td>10</td> <td>li</td>	110.3	Balykgel f.z.	2	2	DOR	+SW	B	3849 13	4431 12	3836 50	4447 98	10	li
112.3Balykgel f.z.23DB3837.554447.283831.344454.02101113.3North Tabriz f.z.22D>R+NB3837.554447.283812.694603.649 1014114.3North Tabriz f.z. (a strand)12DB3807.504621.003800.004631.00914115.3Maku f.23DB3943.724345.093930.464405.53101116.3Maku f.23DB3935.814404.533930.464415.14101117.3Maku f.22DB3359.814500.573812.694603.64101118.3Maku f.22DB3839.28.314419.723007.144500.13101119.3Igdir f.13N+WB4000.004352.993935.814404.53101120.313ND+SWB3949.324405.883928.314419.72101121.313ND+SWB3942.504417.503946.004426.121015122.313ND+SWB3942.504417.503946.004426.121015123.323UB3942.504417.503946.004426.121015123.32	111.3	Balykgel f.z.	2	2	D		B	3855.60	4433.79	3831 55	4451 04	10	li
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	112.3	Balykgel f.z.	2	3	D	]	B	3837.55	4447.28	3831.34	4454.02	10	li
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	113.3	North Tabriz f.z.	2	2	D>R	+N	B	3831.58	4449.24	3812.69	4603.64	9 10	14
115.3Maku f.23DB $3943.72$ $4345.09$ $3934.06$ $4405.53$ 101116.3Maku f.23DB $3935.81$ $4404.53$ $3930.46$ $4415.14$ 101117.3Maku f.23DB $3928.31$ $4419.72$ $3907.14$ $4500.13$ 101118.3Maku f.22DB $3859.81$ $4500.57$ $3812.69$ $4603.64$ 101119.3Igdir f.13N+WB $4000.00$ $4352.99$ $3935.81$ $4404.53$ 101120.323ND+SWB $3943.25$ $4405.88$ $3928.31$ $4419.72$ 101121.313ND+SWB $3942.50$ $4417.50$ $3946.00$ $4422.012$ 1015122.313ND+SWB $3942.50$ $4417.50$ $3946.00$ $4422.00$ 915124.323UB $3942.50$ $4417.50$ $3946.00$ $4422.50$ 915125.323UB $3921.29$ $4507.53$ $3847.95$ $4518.98$ 101126.313UB $812.00$ $422.00$ $3817.00$ $4330.00$ 915127.323DB $807.50$ $4213.00$ $4003.00$ $4217.50$ 91128.313 <td>114.3</td> <td>North Tabriz f.z. (a strand)</td> <td>ī</td> <td>2</td> <td>D</td> <td> </td> <td>B</td> <td>3807.50</td> <td>4621.00</td> <td>3800.00</td> <td>4631.00</td> <td>9</td> <td>14</td>	114.3	North Tabriz f.z. (a strand)	ī	2	D		B	3807.50	4621.00	3800.00	4631.00	9	14
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	115.3	Maku f.	2	3	D		B	3943.72	4345.09	3934.06	4405.53	10	1
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	116.3	Maku f.	2	3	D		B	3935.81	4404.53	3930.46	4415.14	10	1
118.3       Maku f.       2       2       D       B       3859.81       4500.57       3812.69       4603.64       10       1         119.3       Igdir f.       1       3       N       +W       B       4000.00       4352.99       3935.81       4404.53       10       1         120.3       2       3       ND       +SW       B       3949.32       4405.88       3928.31       4419.72       10       1         121.3       1       3       ND       +SW       B       3943.25       4408.95       3923.79       4426.12       10       15         122.3       1       3       ND       +SW       B       3943.25       4420.99       3919.80       4431.68       10       15         122.3       2       3       U       B       3942.50       4417.50       3946.00       4422.00       9       15         123.3       2       3       U       B       3942.50       4419.00       3945.00       4422.50       9       15         124.3       2       3       U       B       3942.50       4419.00       3847.95       4518.98       10       1         126.3 <td>117.3</td> <td>Maku f.</td> <td>2</td> <td>3</td> <td>D</td> <td></td> <td>B</td> <td>3928.31</td> <td>4419.72</td> <td>3907.14</td> <td>4500.13</td> <td>10</td> <td>1</td>	117.3	Maku f.	2	3	D		B	3928.31	4419.72	3907.14	4500.13	10	1
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	118.3	Maku f.	2	2	D	ł	B	3859.81	4500.57	3812.69	4603.64	10	1
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	119.3	ledir f.	1	3	N	+w	B	4000.00	4352.99	3935.81	4404.53	10	1
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	120.3		2	3	ND	+SW	B	3949.32	4405.88	3928.31	4419.72	10	i
122.3       1       3       ND       +SW       B       3943.25       4420.99       3919.80       4431.68       10       15         123.3       2       3       U       B       3942.50       4417.50       3946.00       4422.00       9       15         124.3       2       3       U       B       3942.50       4419.00       3945.00       4422.50       9       15         125.3       2       3       N       +W       B       3921.29       4507.53       3847.95       4518.98       10       1         126.3       1       3       U       B       3813.00       4324.00       3817.00       4330.00       9       15         127.3       2       3       D       B       4007.50       4213.00       4003.00       4217.50       9       1         128.3       1       3       S       B       3920.00       4246.00       3909.00       4239.00       9       14         129.3       3       1       (D)>R       +NE       B       4029.00       4521.00       4020.50       4547.00       3.9       1         130.3       2       3       U       B	121.3		1	3	ND	+SW	B	3951.45	4408.95	3923.79	4426.12	10	15
123.3       2       3       U       B       3942.50       4417.50       3946.00       4422.00       9       15         124.3       2       3       U       B       3942.50       4419.00       3945.00       4422.50       9       15         125.3       2       3       N       +W       B       3921.29       4507.53       3847.95       4518.98       10       1         126.3       1       3       U       B       3813.00       4324.00       3817.00       4330.00       9       15         127.3       2       3       D       B       4007.50       4213.00       4003.00       4217.50       9       1         128.3       1       3       S       B       3920.00       4246.00       3909.00       4239.00       9       14         129.3       3       1       (D)>R       +NE       B       4029.00       4521.00       4005.50       4311.50       9       1         130.3       2       3       U       B       4054.00       4318.00       4050.50       4311.50       9       1	122.3		11	3	ND	+SW	B	3943.25	4420.99	3919.80	4431.68	10	15
124.3       2       3       U       B       3942.50       4419.00       3945.00       4422.50       9       15         125.3       2       3       N       +W       B       3921.29       4507.53       3847.95       4518.98       10       1         126.3       1       3       U       B       3813.00       4324.00       3817.00       4330.00       9       15         127.3       2       3       D       B       4007.50       4213.00       4003.00       4217.50       9       1         128.3       1       3       S       B       3920.00       4246.00       3909.00       4239.00       9       14         129.3       3       1       (D)>R       +NE       B       4029.00       4521.00       4020.50       4547.00       3 9       1         130.3       2       3       U       B       4054.00       4318.00       4050.50       4311.50       9       1	123.3		2	3	U		B	3942.50	4417.50	3946.00	4422.00	9	15
125.3       2       3       N       +W       B       3921.29       4507.53       3847.95       4518.98       10       1         126.3       1       3       U       B       3813.00       4324.00       3817.00       4330.00       9       15         127.3       2       3       D       B       4007.50       4213.00       4003.00       4217.50       9       1         128.3       1       3       S       B       3920.00       4246.00       3909.00       4239.00       9       14         129.3       3       1       (D)>R       +NE       B       4029.00       4521.00       4005.50       4311.50       9       1         130.3       2       3       U       B       4054.00       4318.00       4050.50       4311.50       9       1	124.3		2	3	Ū	1	B	3942.50	4419.00	3945.00	4422.50	9	15
126.3       1       3       U       B       3813.00       4324.00       3817.00       4330.00       9       15         127.3       2       3       D       B       4007.50       4213.00       4003.00       4217.50       9       1         128.3       1       3       S       B       3920.00       4246.00       3909.00       4239.00       9       14         129.3       3       1       (D)>R       +NE       B       4029.00       4521.00       4020.50       4547.00       3 9       1         130.3       2       3       U       B       4054.00       4318.00       4050.50       4311.50       9       1	125.3		2	3	N	+w	B	3921.29	4507.53	3847.95	4518.98	10	11
127.3       2       3       D       B       4007.50       4213.00       4003.00       4217.50       9       1         128.3       1       3       S       B       3920.00       4246.00       3909.00       4239.00       9       14         129.3       3       1       (D)>R       +NE       B       4029.00       4521.00       4002.50       4547.00       3 9       1         130.3       2       3       U       B       4054.00       4318.00       4050.50       4311.50       9       1	126.3		li	3	U		B	3813.00	4324.00	3817.00	4330.00	9	15
128.3       1       3       S       B       3920.00       4246.00       3909.00       4239.00       9       14         129.3       1       (D)>R       +NE       B       4029.00       4521.00       4020.50       4547.00       3 9       1         130.3       2       3       U       B       4054.00       4318.00       4050.50       4311.50       9       1	127.3		2	3	D		B	4007.50	4213.00	4003.00	4217.50	9	1
129.3       3       1       (D)>R       +NE       B       4029.00       4521.00       4020.50       4547.00       3 9       1         130.3       2       3       U       B       4054.00       4318.00       4050.50       4311.50       9       1	128.3		1	3	S		B	3920.00	4246.00	3909.00	4239.00	9	14
130.3 2 3 U B 4054.00 4318.00 4050.50 4311.50 9 1	129.3		3	1	(D)>R	+NE	В	4029.00	4521.00	4020.50	4547.00	39	1
	130.3		2	3	U		В	4054.00	4318.00	4050.50	4311.50	9	1

Армения

						5						1
N	Name	ι Γ	V.	<u>Se</u>	Up	ĸ	γ	λ.	γ	λ	ке	NN
131.3		2		(D)		R	3935.50	4605.50	3932.50	4608.00	<u> </u>	1
132.3	Marmarik I.	2	13	0		U C	4036.63	4434.33	4034.37	4441.27	11	15
133.3	Marmarik I.		5			C.	4034.33	4442.23	4032.89	4445.34		15
134.3		2	3	E		R	4029.79	4452.74	4028.88	4452.25	11	15
135.3		2	3	E		C	4026.00	4454.13	4024.48	4454.11		15
136.3		2	3	E		B	4024.52	4453.68	4022.05	4454.75	2	15
137.3		2	3	E		C	4021.83	4454.84	4020.70	4454.97	2	15
138.3		2	3	E		C	4022.11	4456.28	4020.95	4455.93	2	15
139.3		2	3	E		C	4020.21	4457.17	4019.06	4456.86	2	15
140.3		2	3	E		C	4018.37	4456.12	4017.50	4456.10	2	15
141.3		2	3	E		В	4017.91	4456.42	4017.36	4456.40	2	15
142.3		2	3	Е		B	4017.24	4455.85	4015.03	4457.43	2	15
143.3		2	3	E		B	4014.92	4457.73	4014.64	4458.49	11	15
144.3		2	3	E :		B	4018.33	4455.01	4016.72	4455.79	2	15
145.3		2	3	E		B	4016.54	4453.97	4015.79	4454.17	11	15
146.3		2	3	E		С	4015.04	4455.92	4012.98	4456.50	11	15
147.3		2	3	E		C	4013.83	4457.11	4012.19	4458.46	11	15
148.3		2	3	E		В	4007.80	4508.68	4006.61	4509.51	11	15
149.3		2	3	(E)		С	4006.42	4509.67	4004.02	4512.91	11	15
150.3		2	3	(N)	+E	C	4007.42	4508.43	4006.49	4508.72	11	15
151.3		2	3	Е		В	4016.15	4503.04	4015.46	4503.58	11	15
152.3		2	3	U		C	4016.70	4502.43	4016.24	4502.90	11	15
153.3		2	3	U		C	4015.22	4503.74	4014.32	4504.34	11	15
154.3	Spitaksar f.z.	2	3	N	+W	В	4012.40	4457.65	4011.83	4457.93	11	15
155.3	Spitaksar f.z.	2	3	U		В	4011.67	4457.85	4011.05	4458.20	11	15
156.3	Spitaksar f.z.	2	3	N	+E	C	4011.79	4458.21	4009.22	4500.09	11	15
157.3	Spitaksar f.z.	2	3	N	+E	В	4010.92	4459.08	4010.58	4459.24	n l	15
158.3	Spitaksar f.z.	2	3	N	+W	В	4010.95	4458.65	4009.15	4459.42	11	13
159.3	Spitaksar f.z.	2	2	(D)>R	+SW	B	4009.13	4459.32	4007.66	4501.46	11	1235
160.3	Spitaksar f.z.	2	3	(DR)	+SW	C	4007.61	4501.63	4007.28	4502.70	11	15
161.3	Spitaksar f.z.	2	3	DR	+SW	B	4008.65	4459.89	4007.72	4501.32	11	135
162.3	Spitaksar f.z.	2	3	(R)	+NE	C	4009.12	4500.11	4007.99	4501.30	11	15
163.3	Spitaksar f.z.	2	3	D>R	+SW	B	4008.16	4501.40	4005.95	4505.39	ni –	135
164.3	Spitaksar f.z.	2	3	Ū		Ē	4005.82	4505.58	4004.95	4506.70	ii l	15
165 3	Snitaksar f.z.	5	3	Ū		lČ.	4011.38	4500.35	4010.10	4500.52	ii I	15
166.3	Spitaksar f.z.	5	3	(R)	+NE	lō.	4009.86	4500.68	4007.41	4505.06	11	15
167 3	Snitaksar f z	5	3	R	+NE	Č	4007.03	4506 25	4006 56	4507 34	ii I	15
168 3	Spitaksar f z	2	3	<b>R</b> Í	+SW	lč.	4004 78	4507 25	4003 30	4508 31	ii	15
169 3	Snitaksar f z	2	3	μ.		č	4003 13	4508 50	4002 17	4509 88	ii l	15
170.3	Snitaksar f.z.	2	3	(R)	+SW	IC.	4004.62	4508 17	4002 31	4510 27	ii	15
171 3	Kamo f z	12	1 a	III III		c	4011 45	4509 17	4010 18	4508 47	11	15
172 3	Kamo f 7	2	ž	N	+SF	Ĩ.	4012 44	4509 69	4011 02	4508 25	11	15
173 3	Kamo f z	5	5		+F	I.	4014 94	4509.66	4011 45	4508.62		135
174 3	Kamo f z	12	12	N	+W	R	4014 41	4508 47	4011 57	4508 36	11	15
175 3	Kamo f z	2	2			R	4013 45	4500 38	4012 82	4508.50	11	15
1763	Kamo f z	2	2	N	+E	E.	4015.63	4509.10	4012.82	4508.05	11	125
177 3	Kamo fz	2	ž	N	+F		4017 41	4500 72	1015.66	4500.95		125
178 3	Kamo fz	2	2	N	TE -	L,	4018 40	4500 91	4017.00	4500 40		125
179 3	Kamo fz	2	12	N	+E		4018 76	450015	4018 02	4500 14		155
180.3	Kamo f z	5	2		LE .	LD .	4020.60	4509.13	4019 50	4309.10	11	1.5
181 2	Kamo f z	2	2		TE .		4020.09	4505 00	4010.39	4509.38	11	1.5
187 2	Kamo fz	2	2			B	4021.82	4505 00	4020.75	4508.19		12
192.5	Kano fa	2	2			L B	4022.60	4502.80	4020.09	4308.12		15
184.2	ranu I.Z.	2	2	E			4026.26	4501.66	4021.92	4303.83		13
195 2			2	E F		5	4025.30	4301.00	4023.09	4502.07		13
103.3		14	13	E		B	4UZ0./Z	4300.14	4023.77	4300.13	111	15

Примечание. 1 - Каралетян, 1987; 2 - Трифонов, 1983; 3 - Трифонов, Караханян, Кожурин, 1990; 4 - Ambraseys, 1988; 5 - Ambraseys, Melvill, 1989; 6 - Barka, Kadinsky-Cade, 1988; 7 - Karakhanian et al., 1997; 8 - Trifonov, Karakhanian, Assaturian, Ivanova, 1994; 9 - Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, 1994; 10 - Караханян А.С., новые данные; 11 - Караханян А.С., Трифонов В.Г., новые данные.

## Приложение 3.1

#### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

**Appendix 3.1** 

#### Manifestations of fault activity and methods of offset dating

Nº	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	№	Sign
1.3	SI	38.3	OF,RS	78.3	SI	115.3	OF	152.3	OF
2.3	SI	39.3	SI,RS,OF,OC,OT;MC	79.3	SI	116.3	OF	153.3	OF
3.3	SI	40.3	OF,OD;GC	80.3	SI	117.3	OF	154.3	OF

N₂	Sign		Sign	Ne	Sign	Ne	Sign	No	Sign
4.3	SI	41.3	SI,RS	81.3	SI	118.3	OF	155.3	OF
5.3	SI,FM,ER	43.3	RS	82.3	SI	119.3	SI	156.3	OF
6.3	SI,RS,ER,OF,OC,	44.3	RS	83.3	SI	120.3	SI	157.3	OF
	CE;MC								
7.3	SI	45.3	RS	84.3	SI	121.3	SI	158.3	OF
8.3	SI	46.3	SI,RS,OF,OC	85.3	SI	122.3	SI .	159.3	OF
9.3	SI	47.3	SI	86.3	SI	123.3	RS,ER	160.3	OF
10.3	SI	48.3	SI,RS,OF,OC	87.3	SI	124.3	RS,ER	161.3	OF
11.3	SI	49.3	RS	88.3	SI	125.3	SI	162.3	OF
12.3	SI	50.3	SI,RS,OF,OD,OC,OT,	89.3	SI	126.3	SI,RS,ER	163.3	OF
1.2.2	CI	62.2	CLDC	00.2	SLOE	177 2	CT	1647	
13.3	51	52.5	SI,RO	90.5	SI,OF	127.3	SI ED	164.3	OF
14.5	51	53.5	SI,NS	01.3	51	120.5	SI,EK	165.5	OF
16.5	51	55 2	SI,RS,UF	72.J	51	127.5	51,65	160.5	OF
10.5	51	55.5	31,R3 ST	93.3	51	121 2		167.5	OF
10.2	31	50.5		06.2	51	122.2	OF DS	100.3	OF
18.5	51	57.5	MC	95.5	31	132.5	Ur,RS	109.5	OF
19.3	SI	59.3	SI,RS,OF,ER	96.3	SI	133.3	OF.RS	170.3	OF
20.3	SI	60.3	SI,RS,OF,ER	97.3	SI,RS,OF,OC	134.3	vc	171.3	OF
21.3	RS	61.3	SI,RS,OF;MC	98.3	SI	135.3	VC	172.3	OF
22.3	RS	62.3	SI,RS,OF	99.3	SI	136.3	VC	173.3	OF
23.3	RS	63.3	OF	100.3	OF	137.3	VC 、	174.3	OF
24.3	RS	64.3	OF	101.3	SI,RS,ER	138.3	VC	175.3	OF
25.3	SI,RS,ER,OF,OC,	65.3	OF	102.3	SI,RS,ER	139.3	VC	176.3	OF
	OT;GC			1					
26.3	SI,RS	66.3	SI	103.3	SI,RS,ER	140.3	VC	177.3	OF
27.3	SI	67.3	SI	104.3	OF	141.3	VC	178.3	OF
28.3	SI	68.3	OF	105.3	OF	142.3	VC	179.3	OF
29.3	SI,RS	69.3	OF	106.3	OF	143.3	VC	180.3	OF
30.3	SI	70.3	OF	107.3	OF	144.3	VC	181.3	OF
31.3	SI	71.3	OF	108.3	OF	145.3	VC	182.3	OF
32.3	SI	72.3	OF	109.3	OF	146.3	VC	183.3	OF
33.3	SI	73.3	OF	110.3	OF	147.3	VC	184.3	VC
34.3	SI,RS,OF	74.3	OF,SI	111.3	OF	148.3	VC	185.3	VC
35.3	OF,OD;GC	75.3	SI	112.3	OF	149.3	VC		1
36.3	OF,OD,PS;GC	76.3	SI	113.3	OF	150.3	OF		
37.3	OF,OD,VC;GC	77.3	SI	114.3	OF,SI	151.3	VC		

## Приложение 3.2

#### Наклоны плоскостей разломов

## Appendix 3.2

## Dip of faults

No	An-As	Site
5.3	50 60 NW	
6.3	45 50 NW	NE
	50 60 NW	sw
25.3	70 80 NE	
26.3	70 75 NE	
36.3	50 50 SW	NW
39.3	70 75 NE	4007.50 4538.00
41.3	70 75 NE	
42.3	70 75 NE	
46.3	80 90 NE	
48.3	80 89 NE	
50.3	85 90 NE	NW
	23 85 NE	C
	60 85 NE	SE
51.3	80 90 NE	
53.3	80 90 NE	
57.3	60 85 NE	
58.3	80 90 NE	
59.3	80 90 NE	3950.00 4505.00
60.3	80 90 NE	3949.00 4504.40
159.3	70 70 SW	N

## Приложение 3.3

## Амплитуды и скорости перемещений по разломам

## Appendix 3.3

#### Offsets and rates of motion on faults

<u> </u>	Md	Τ Τ	<b>v</b>	Site	No	Md	T T	<b>v</b>	Site
712	6226 250	102-04	VSAS	NE	-712	V10 10		VV0202	NE
6.3	5323 330			NE		1010	0		NE
	K/U/U		V NU.0 1	A019 71 4010 00				VD1.0 2.0	
	580 80	Q32-Q4		4010.71 4210.90			24	v v 0.3 0.3	
				4023.72 4217.74		DALEIN			
	V10 10	Q32-Q4		4018.71 4210.90		D/V=3-10/1			
				4023.72 4217.74		l			
25.3	D300 300	Q3-Q4	VD4.5 5	4054.00 4414.00		D/V=2-4/1			
	R25 35	Q3-Q4	VR0.4 0.5	4054.00 4414.00	48.3	D100 150	Q3-Q4	VD2.0 2.0	
	D350 400	(Q3-Q4)		4054.00 4414.00		D10 15	Q4		
1	D80 120	Q32-Q4		4054.50 4414.00			Q3-Q4	VV0.2 0.3	
	R5 15	Q32-Q4		4054.50 4414.00	50.3	D100 150	Q3-Q4		SE
	D80 120	Q32-Q4		4056.50 4403.00		D200 250	Q3-Q4	VD2 3	SE
1	R5 15	Q32-Q4		4056.50 4403.00		D20 20	Q4		SE
	D3.2 3.2	042		NW		D15 15	04		SE
	D1500 1500	<b>`</b>		NW		D6 6	04		SE
	D/R = 7 - 20/1					D8 9	04		SE
263	D750 850	022-04		NW		D/V=2/1	NW		55
20.5	10/000000	150000-300000BP	VD3050		513	D100 150	>032		
1		50000-50000BP	VB0206		51.5		04		
l.		5000-5000BP	VPOAOS					100 2 0 2	
000		15000-3000DF						VD2 0.2 0.5	1
29.5		10000-3000091S	VD3.0 3.0		62.2	5100.100	03-04	VD2.0 2.0	
1		50000-50000yrs	VR0.2 0.0		33.3	D100 150	Q3-Q4	VD2.0 2.0	
		/000-/000yrs	VK0.4 0.8			DI0 15	Q4		
35.3	INS S	03-04	VN0.05 0.05	ļ .		D40 50	Q32-Q4		
	D56 56	Q32-Q4	VD1.4 2.0			D10 20	Q4		
36.3	R3.5 3.5	Q4	VR0.35 0.35	SE			Q3-Q4	VV0.2 0.3	
	D20 30	Q4	VD2 3	SE		D/V=5-10/1			
1	D180 200	Q32-Q4	VD5 6	SE		D/V≕2-4/I			
	D3 3	Q42	VDI I	NW	54.3	D200 200			NW
	R0.3 0.3	Q42		NW	57.3	D20 20	Q4		4046.00 4423.00
	D0.3 0.3	200-300yrs		NW		D20 25	Q4		4046.00 4423.00
	R7 7	Q4		NW		D200 250	(03-04)		
	R4 4	042		NW		D200 200	03-04	VD2 3	4038.00 4429.00
	D/R=7/1			SE		D/V=3/1			
37.3	N10 12	03-04	VN0.1.0.1		58.3	D100 100	03-04	VD1020	4028 00 4436 00
ľ	N3 3	032-04				V10 10	1032-04)	VV0203	4028 00 4436 00
	D200 300	03-04	VD2 0 3 0		1	D/V=5-10/1			1020.00 1130.00
39 3	D800 800	022-04	102.0 5.0	4007 50 4538 16		D/V=2 A/1			
	R10.20	032-04		4006 51 4554 33	60.2				2047 50 4506 50
ļ	R2 A	0		4006 51 4554 22	00.5	DIC 20	022 04		3547.30 4300.30
	D400 400			2045 00 4557 00		D15 20	032-04		3943.07 4311.10
1	12400 400	150000 200000	VDAGEO	3943.00 4337.00		D40 50	032-04	1001000	3947.50 4506.50
		130000-300000yrs	VD4.0 5.0			D120 120	03-04	VD1.0 2.0	3947.30 4306.30
		50000-50000yrs	VR0.2 0.6				Q3-Q4	VV0.2 0.3	
		5000-5000yrs	VRU.4 0.8			D/V=5-10/1			
[		/000-/000yrs	VR0.3 0.6			D/V=2-4/1		ł	
	D/R=5/1			4007.50 4538.16	62.3	D100 150	Q3-Q4		
1	D/R=10/1			4007.50 4538.00	158.3	NI0 15	Q3-(Q4)		S
40.3	R5 5	Q3-Q4			159.3	D250 300	Q3-(Q4)		N
	R2 3	Q32-Q4	VR0.1 0.1			R1015	Q3-(Q4)		N
1	R0.3 0.3	Q42		1	161.3	D30 50	Q3-(Q4)		N
	D60 70	032-04	VD1.5 3.0			R2 4	03-(04)	ĺ	N
	D5 6	042	VD1.0 1.5		163.3	D16 20	032-04	a	N
1	D/R=20/1	` -				R2 3	032-04		N
41.3		150000-3000000	VD4.050			D2 3	04		N
		50000vrs	VR0206		172 2	NIS 20	03-04		<b>.</b>
1		5000vrs	VROADE			D200 200	<u>0</u>		e
42 2	R10.20	02	VILU.4 U.8			D200 300		1	5
			VDAGES		1.94.5	10200 300	44	1	
1		130000-300000yrs	VD4.0 3.0		1/0.3	N15 20	40-69		r I
1		50000-50000yrs	VKU.2 0.6		177.3	N15-20	Q3-Q4	1	
44.2	<b>Daaa a a a</b>	5000-5000yrs	VK0.4 0.8		178.3	N15-20	Q3-Q4		
40.3	10200 200	Q3-Q4	VD2.0 2.0	4006.50 4444.50	180.3	N15-20	Q3-Q4		

## Приложение 3.4

#### Сейсмические проявления в зонах разломов

#### 4

## Manifestations of seismicity in fault zones

A	ppen	ıdix	3.4

No	Seis	Date		н	٨dd
<u>712</u>		120 10	4020 00 -	1000	Aug
3.3	M0.9 0.9	30.10	4029.00	12 12	I ne 1983 rupture, 12 km long, dipping towards N w at about 50-600, displays combined
	i	1983	4217.00		left-lateral and reversal movements. Sinistral and vertical components reaching up to 80
			1		and 60 cm, respectively, the NW side upthrown for about 100 cm [4,6]. Focal plane
			1		solution of the 1983 earthquake shows sinistral slip combined with minor reversal
			1		component, along the fault plane dipping NW at 70° [1]. After 20 months observation
			1		aftershocks swarm has been about 60 km long and 20 km wide, larger axis coinciding
					with the fault line
62	M2020 Snitak	07 12	4057 50 4	102 00	During the 1098 Shitek earthquake along the foult (at site at about 40042' N 44002 00' E
0.5	M17.0 7.0 Spitak	1000	4037.304	403.00	During the 1966 Spirak calluduate along the fault (at site at about 4045 N, 44003.00 E,
	earnquake	1900			c.g. north of the Sarapat settlement) an open crack, soo m long, 5-10 cm of tett-fateral
					displacement, formed
7.3	M5.7 5.7 Leninakan	1926			
	earthquake		1		
9.3	M5.7 5.7 Leninakan	1926			
	earthquake			1	
10.3	M5.75.7 Leninakan	1926	1	ł	
	earthquake		ļ	1	
11.3	MS 7 5 7 Leninakan	1026			
11.5	earthquake	1920			·
122	N6 7 6 7 Loninghan	1026			
12.5	MIS.75.7 Leninakan	1920			
	eartnquake				
13.3	M5.7 5.7 Leninakan	1926	i		
	earthquake	1		}	
14.3	M5.7 5.7 Leninakan	1926			
	earthquake	}		ł	
25.3	M7 7 Spitak earthquake	07.12			During the 1988 earthquake, along the fault (at site at 40054.50' N, 44014' E) an open
		1988			crack, 200 m long, the northern side unthrown and right-laterally shifted for 3 and 6 cm.
					respectively. A cm wide formed I S CO
46.2	M77 Gami earthquake	1670			respectively, 4 cm while, formed. 20 CC
40.5	MIT T Callin Calliquare	10/5	2046 00 4	1	I
48.5	MIG.5 0.5 VALOUZOF	900	3945.00 4:	510.00	
	earthquake				
50.3	M7 7 Spitak earthquake	07.12	4054.00	3 16	During the 7.12.1988 carthquake a part of the fault about 37 km long was ruptured. The
		1988	4414.00	ł	surface break consists of three segments. Along the south-eastern segment 5-40 cm of
				l	right-lateral and 5-35 cm (150 cm at one site) of reversal displacements have been
		i i			observed. For the central break segment these values are 180 and 190 cm, respectively.
					Along the north-western segment magnitudes of dextral and vertical components of
					movements are 30 and 40 cm, respectively. In all cases north-eastern sides of the fault
			}		segments were unthrown 1 S CO
51.3	M7.7 Gami carthquake	1679	4005 00 4	450.00	
52.2	M77 Garni carthquake	1670	4005 00 4	450.00	
55.2	M77 Gami earthquake	1670	4005.00 4	450.00	
55.5	M77 Carine carriquake	10/5	4003.00 4	430.00	
57.5	MIT Spitak eartiquake	07.12	4054.00 44	414.00	At the Pamoak-Sevan I.Z. fault 61.3 splays into a number of minor recent faults, one of
		1988			them (54.3), as well as the northern extremity of the master Alavar fault, ruptured during
		]			the 7.12.1988 earthquake
59.3	M6 6.5 Vai'odzor	906	3945.00 4	510.00	
	earthquake	1			
	M6 7 Garni earthquake	1679	4005.00 44	450.00	
60.3	M6.5 6.5 Vai'odzor	906	3945.00 4	510.00	
	carthquake				
61.3	M6565 Vailodzor	906	3945 00 44	510.00	
	earthquake	<b>1</b>			
64.7	MADATO	776			Constantia landalidaa
04.5	M17.0 7.0	133			Oreal seismic landshoes
03.3	0.3	1521			
72.5	M5.7 5.7	139			
73.3	M5.7 5.7	1841			
76.3	M7.0 7.0	735			
79.3	M5.5 5.5	1976			
83.3	M6.8 6.8	1924			
101.3	M7474 Ararat	1840			The fault is prohably a part of the f z - motured during the 1840 earthquake with enjcentre
	earthquake	1010			immediately north of the Tondurek volcano (the yongest equation in 1441). Total length of
	em aidoare	1			the 1940 curface break is about 69 km
102.2	117 4 7 4 4	1040			une norro surface dicak is adout os kin The Guild is much the sent of the Community of the 1040 states to the test
102.5	IVI 7.4 7.4 Ararat	1840			ine raun is probably a part of the I.Z., ruptured during the 1840 earthquake with epicentre
	earthquake				immediately north of Tondurek volcano (the youngest eruption in 1441). Total length of
					the 1840 surface break is about 68 km
103.3	M7.4 7.4 Ararat	1840			The fault is probably a part of the f.z., ruptured during the 1840 earthquake with epicentre
	earthquake				immediately north of Tondurek volcano (the youngest eruption in 1441). Total length of

Армения

No	Seis	Date	γλ	H	Add
					the 1840 surface break is about 68 km
113.3	M7.7 7.7	1780			
114.3	M7.6 7.6	1042			
128.3	M7.0 7.0	1903			Fault 128.3 is the 1903 rupture

## Приложение 3.5

## Прочие сведения о разломах

## Appendix 3.5

## Other data on faults

N₀	Data
38.3	S, UC
39 3	Volcano of Porak: 40002.00' N. 45044.00' E: O4: andesite-basalts
40.3	S LIC NE-em side of the Syunik pull apart structure
41.3	According to Satian M.S., under Sevan lake waters the fault line is traced by geochemically anomalous composition of loose bottom
1.5	
42.2	benefit a 3 a is one of recent splay faults (besides faults 50 3 44 3 and 45 3) branching off the single master Alayar f
43.3	Fault 43 is one of recent splay faults (besides faults 50.5, +1.5, and 45.3) branching of the single master Alayar f
44.5	$\Gamma$ and $\tau_{2,3}$ is one of recent splay fails (besides fails 50.3, $\tau_{2,3}$ and $\tau_{2,3}$ ) standing of the single master Alavar f
45.5	Frault 45.5 is one of recent spray hauts (resides fraults 50.5, $\pm$ 5.5, and $\pm$ 4.5, bindering of the single master Alava 1.
40.5	$D/V = 2^{-1}(V + 1)$ is the fault of integrating magnitudes of offset, $D/V = 2^{-4}(V + 1)$ is the feasible of strategy in the fault plane and represents
60.2	une conger unite of motion Exult 50 is one of minor finite, the single Alexes f (finit 57 2) seleve inte to the NW
50.3	From 50 is one of minor ranks, the single Alavar 1. (rank 57.5) sprays must be the NW. DR/c5 (10/1) is the prior of measured representation of $R/c2$ (11) is the must be found in a finite in the further large effective interview.
133.5	$D/v \rightarrow 2^{-1}0/1$ is the ratio of measured magnitudes of offset, $D/v \rightarrow 2^{-4}/1$ is the result of analysis of stration in the fault plane and represents
50 2	
58.5	
00.3	
03.3	lo, UC
07.2	Sipan volcano is located in the fault zone
87.5	Sipali voicano is located in the fault zone
121.5	Small young secondary cones of the Ararat voicano are situated on the fault
122.3	Small young secondary cones of the Ararat voicano are situated on the rault
123.3	The faults were reactivated presumably during the 139 AD earthquake with its epicentre near the Ararat volcano summit
124.3	
120.3	Frault 120.3 was reactivated, presumably, during the 1648, $M=0.7$ , earthquake
132.3	UC; ine fault divides the continental crustal block of the SW-em side and the ophiolites of the NE-em side
133.3	
134.3	Q3;UC, (LC): Short (2 volcanoes) volcanic chain
135.5	Q3,UC, (LC). Volcanic chain (2 volcanoes)
130.5	Q3,UC, (LC). Volcanic chain (5 volcanoes)
137.5	Q3.UC, (LC). Supposed continuation of the volcanic chain 136.3
120.2	Q3,UC, (LC). Volcanic chain (3 volcanoes)
140.2	Q3,UC, (LC). Volcanic chain (2 volcanoes)
140.5	Q3,UC, (LC). Volcanic chain (2 volcanoes)
142.3	Q3.UC (LC). Volcanic chain (2 volcanoes)
143 3	Q3.UC (LC). Volcanic chain (o volcanoss)
144.3	Q3-UC (LC) Supposed continuation of the volcanic chain 150.5
145 3	(2), (C, LC). Volcanic chain (4 Volcanoss) (2), (C, LC) Volcanic shain (2 volcanoss)
146 3	Q3-UC (C): Volcanic chain (2 volcanoss)
147 3	Q3-11C (C): Volcanic chain (3 volcanoes)
148 3	(2), (C): Volcanic chain (2 volcanoes) (3) ((C): Volcanic chain (2 volcanoes) (3) ((C): Volcanic chain (2 volcanoes)
149 3	(2)-(C), the armsching volcanos, including kalanise and bjatar)
150.3	(03)-IIC
151.3	(Q3-1)C (1C) Volcanic chain (4 volcanoes)
152.3	(03)-UC supposed continuetion of the volcanic chain 151 3
153.3	(Q3):IC Supposed continuation of the volcanic chain 151.5
154.3	(Q3)-UC
155.3	$ (0,3)\rangle$   C The fault cuts the O3 (O31) layer
156.3	(032): IC The fault cuts the 03 (031) lavas
157.3	(032): UC The fault cuts the O32 morein
159.3	
160.3	Suppose continuation of the fault 159 3
161.3	03-CQU/LIC The fault is represented by two branches, joined with fault 150.3
162.3	
163.3	
164.3	UUC Summised continuation of the fault 163.3
165.3	
166.3	02-(031):UC. The O32 moraine covers the SW-ern side of the fault and was accumulated after the fault scarn formation
167.3	02-(031):UC. Supposed continuation of the fault 166 3
·	Transferration of the main tool

N₂	Data
168.3	Q3;UC
169.3	Q3;UC. Supposed continuation of the fault 168.3
170.3	Q3,UC
171.3	UC
172.3	UC
173.3	UC
174.3	UC
175.3	UC
176.3	UC
177.3	UC
178.3	UC
179.3	UC
181.3	UC. The strike-slip component of motion is supposed by analysis of striation in the fault plane
182.3	UC
183.3	UC
184.3	Q3;UC, (LC). Volcanic chain (2 volcanoes: Yeratumber and Turkilshtapa)
185.3	Q3;UC, (LC). Volcanic chain (2 volcanoes)

## 4. БОЛЬШОЙ КАВКАЗ И КРЫМ

Основной каталог разломов провинции

Данные систематизировали Т.П.Иванова, М.Л.Копп, С.И.Кулошвили, Н.В.Лукина и В.Г.Трифонов

## 4. CAUCASUS and CRIMEA

Main catalog of faults in the province

Compiled by T.P.Ivanova, M.L.Kopp, S.I.Kuloshvili, N.V.Lukina, and V.G.Trifonov

N	Name	t	V	Se	Up	Ŕ	Y	λ	γ	λ	Re	NN
1.4	Main Thrust of Great Caucasus	2	1	R	+NE	A	4322.20	4102.28	4355.27	4004.45	14 15 64	123
2.4	Main Thrust of Great Caucasus	2	1	R	+NE	A	4302.34	4209.03	4323.11	4107.73	14 15 64	1234
3.4	Main Thrust of Great Caucasus	2	1	R	+NE	A	4257.56	4256.85	4309.04	4157.55	64	123
4.4	Main Thrust of Great Caucasus	2	1	R	+NE	A	4115.36	4719.87	4251.61	4309.16	14 15 64	13
5.4	Main Thrust of Great Caucasus	2	3	R	+NE	В	4259.74	4206.44	4322.46	4102.88	14 15 64	1
6.4	Gebsko-Lagodehsky (Saketset) f.	2	1	R	+NE	A	4144.55	4622.57	4319.61	4213.03	64	1234
7.4	Amzar-Mukhur f.	2	2	R	+NE	A	4224.68	4405.71	4244.78	4203.58	14 15 64	1234
8.4	South Fault of Flish, Gombor f.	2	3	R	+SW	B	4103.50	4708.23	4208.90	4451.05	12	12
9.4	South Fault of Flish	2	3	R	+NE	В	4208.90	4451.05	4241.78	4323.62	12	12
10.4	Northern Adjaria-Trialetia f.	2	3	R	+S	В	4142.23	4508.05	4158.64	4138.91	64	1245
11.4	_	2	3	R	+SE	В	4158.50	4145.64	4139.19	4048.03	48	15
12.4		2	3	R	+SE	В	4201.60	4145.28	4150.39	4100.23	20	15
13.4	Southern Adjaria-Trialetia f.	2	3	R	+N	В	4125.40	4240.83	4136.83	4421.25	64	1234
14.4	Southern Adjaria-Trialetia f.	2	3	R	+S	C	4126.00	4528.00	4136.83	4421.25	64	1234
15.4	Sagamoy f.	2	2	N>S	+SW	B	4114.37	4340.73	4123.23	4335.56	64	1234
16.4	Urtin f.	2	3	R>D	+E	В	4209.75	4150.73	4246.83	4143.18	64	1234
17.4	Poti-Abedat f.	2	3	S	1	В	4222.38	4229.31	4204.73	4136.15	64	1245
18.4		2	3	RS	+S	B	4210.35	4141.00	4204.15	4121.34	20 48	15
19.4	Khashmi-Udabnoy (Krasnogorsk) f.	2	3	R>>	+NE	В	4108.49	4610.60	4211.38	4443.49	64	1245
20.4	Lashipse-Gribz f.	2	3	R	+NE	В	4339.02	4013.97	4322.35	4100.44	14 15	1.
21.4	Pskhu-Ritshin f.	2	3	R	+NE	B	4322.50	4053.98	4333.79	4015.67	14 15	1
22.4	Bzyb f.	2	3	R	+NE	В	4320.68	4053.22	4324.72	4026.28	14 15	1
23.4		2	3	R	+NE	В	4153.73	4314.72	4224.56	4222.34	16 19	1
24.4		2	3	R	+NE	C	4158.41	4316.94	4212.16	4253.87	16 19	1
25.4	Sup f.	2	3	R	+S	в	4155.19	4146.80	4204.59	4224.67	16 19	1
26.4	Makharadze f.	2	3	R	+SE	В	4138.71	4140.35	4202.22	4259.88	64	1
27.4	Tirifoni-Mukhran Northern f.	2	3	R	+S	В	4200.21	4445.69	4207.87	4412.36	15	123
28.4	Tirifoni-Mukhran Southern f.	2	3	R	+S	В	4153.17	4453.75	4157.17	4436.85	15	123
29.4	lori f.	2	3	(R)	+NE	C	4139.98	4529.44	4156.84	4456.97	115	1
30.4	lori f.	2	3	là RÍ	+NE	c	4146.35	4511.87	4139.98	4529.44	15	1
31.4	Shirak Southern f.	2	3	Ŕ	+NE	В	4106.40	4642.49	4129.77	4540.29	15	125
32.4	Shirak Northern f.	2	3	R	+N	c	4116.46	4644.18	4116.99	4616.89	15	125
33.4	Adlerskava flexure z.	2	3	FL	+SE	Č	4331.68	3958.78	4324.65	3955.05	19 28 30	15
34.4		2	3	FL	+SE	č	4325.23	3955.24	4308.33	3943.35	3 38	15
35.4	Leselidze f.	2	3	N	+ SE	B	4338.74	4008.81	4323.47	4000.18	19 28 30	15
36.4		2	3	FL	+NW	lē	4323.76	4000.32	4306.37	3945.42	49 59	15
37.4	Gagry f.	2	3	NS	+SE	B	4330.32	4025.68	4318.94	4013.98	12 13 16 19 28 30	1235
38.4		6	3			B	4319.03	4014.04	4303.78	3948.51	20 48	15



Рис. 32. Активные разломы Кавказа и Крыма Цифрами указаны номера разломов в каталоге провинции

Figure 32. Active faults in the Caucasus and Crimea Numerals show fault numbers in the Catalog of the province

N	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	Y	λ	Re	NN
39.4	Sukhumi f.	3	3	U		B	4320.59	4109.60	4304.95	4058.45	19 64	
40.4		2	3	U		С	4247.67	4050.80	4304.95	4058.45	35 59	15
41.4	Tkvarcheli (Kelasuri) f.	2	3	R	+NE	В	4258.92	4117.26	4239.68	4151.88	12	1
42.4	Tkvarcheli (Kelasuri) f.	2	3	R	+NE	B	4258.47	4116.51	4306.05	4035.28	12	
43.4	Aapstin f.	2	3	R	+NE	B	4314.95	4015.65	4258.39	4059.15	12	
44.4			3	FL DC	+SE	C	4255.29	3959.03	4306.05	4035.28	6 59	15
45.4	loguri f	2	2	RS		B	4302.07	4121.87	4238.47	4110.51	00	12
40.4 A7 A	Diavakheti f	6	2	r.s		D D	4244.65	4139.99	4239.00	4151.00	40.55	12
48.4	Kazbek-Tskhinvali f	6	3			B	4104.95	4149 11	4245 93	4453 29	17 19 21	
49.4	Tsovatas-Tskali (Northern	2	3	N	+sw	B	4221.91	4544.02	4227.20	4533.61	15	13
-	Makrateli) f.		ľ									
50.4	Tsitela-Stvirekh f.	2	3	N	+S	B	4223.33	4529.71	4214.79	4549.31	15	1
51.4	Mozart f.	2	3	N	+N	В	4214.85	4538.90	4221.74	4528.21	15	1
52.4	Chesh-Koklat f.	2	3	NS	+W	B	4218.13	4524.51	4230.20	4536.79	15	13
53.4	Southern Makrateli f.	2	3	N	+N	B	4220.64	4525.76	4222.16	4522.82	15	13
54.4	Southern Makrateli I.	2	3	N	+N	B	4219.10	4523.81	4220.76	4521.11	15	13
155.4		5	2	U	LCE		4112.32	4811.71	4110.91	4/31.20	62	15
57 4		5	2		TSE		4111.33	4154.54	4118.33	4002.51	62	15
58.4	Bume-Akhta f	5	5		+F	R	4117.54	4740.77	4103.73	4732.97	62	1235
59.4		5	3	11	1.5	c	4120.16	4743.86	4125.05	4716 68	62	1233
60.4	Salavat-Akhty f.	5	3	s		č	4125.42	4743.91	4121.22	4712.48	62	125
61.4		5	3	N	+SE	Ċ	4114.59	4702.05	4129.35	4720.76	62	15
62.4	Kaflan-Kala f.	5	3	N	+SE	B	4137.08	4728.16	4123.09	4708.56	62	1235
63.4		5	3	N	+SE	С	4119.85	4705.56	4136.36	4715.35	62	15
64.4		5	3	(N)	+SE	С	4118.08	4657.72	4123.66	4706.86	62	15
65.4		5	3	U		C	4126.23	4651.81	4140.35	4706.92	62	15
66.4		5	3	U		C	4139.09	4701.75	4200.57	4702.01	62	15
67.4		2	2	N	+5E		4141.19	4040.57	4151.58	4039.34	62	15
60.4		5	2	0			4140.94	4705.61	4155.00	4705.03	62	15
70.4		5	3	n		c	4147.50	4714 68	4201 76	4708.40	62	15
714		5	3	ŭ		c	4146 71	4714 45	4153 58	4711.06	62	15
72.4		5	3	(D)		č	4146.50	4717.69	4157.80	4716.30	62	15
73.4	Alakhundagh f.	5	3	(D)		Ċ	4140.54	4724.42	4157.80	4716.30	62	125
74.4	Samur (Chirakhchay-Kurakh) f.	2	2	D(R)	+SW	В	4124.55	4755.60	4147.00	4723.68	62	1235
75.4	Samur flexure	3	3	FL	+W	В	4121.82	4804.40	4157.40	4818.25	21	15
76.4		5	3	(D)		В	4130.35	4751.60	4140.09	4730.88	62	15
77.4	Southern Daghestan flexure z.	2	3	(DR)	+SW	C	4152.09	4815.75	4223.56	4750.51	21 68	15
78.4	Southern Daghestan flexure z.	5	3	(DR)	+W	C	4214.84	4756.90	4219.63	4757.22	68	15
19.4	Southern Dagnestan Hexure Z.		2	UK)	+2W		4231.27	4730.98	4218.07	4/30.42	21 68	15
814	Chomogorskiv f	2	2	Γ. (P)	+SW	C	4229.25	4/44.00	4301.95	4018.10	54	
82.4	Chomogorskava flexure	5	12	(R)	+\$	R	4302 45	4527 13	4302.19	4550 70	61	125
83.4		2	3	DR	+SW	B	4239.25	4739.20	4303.84	4633.18	34	15
84.4		ī	3	R	+NE	B	4254.17	4718.59	4304.83	4651.23	5 56	145
85.4		1	3	R	+N	В	4246.44	4734.64	4303.55	4634.36	5 56	145
86.4		2	3	R	+S	В	4308.99	4642.84	4252.57	4728.71	21 34	15
87.4		2	3	R.	+S	С	4311.23	4611.38	4308.99	4642.84	21	15
88.4	Gudermes f.	5	3	(DR)	+SW	С	4327.39	4550.27	4308.99	4642.84	68	15
89.4		2	3	(R)	+5	B	4310.26	4540.84	4319.26	4606.35	10 18 61	15
90.4	Norsen f. a	2	5	(K)	+5	В	4308.01	4510.98	4314.28	4547.59	10 18 61	15
97 4	Nazran f z	$\frac{2}{2}$	2	<b>ח</b> או	+SW	R	4230.20	4530 02	4316.40	4310.90	22 43 44 01	1243
03 4	Vladicancas f	2	2	R	+N		4252.51	4505 50	4310.09	4430.39	22 43 44 01	1245
94.4	Vladicaucas f	2	3	(R)	+N	ĉ	4258.02	4540 56	4259.00	4510.04	21 41 42 61	1254
95.4	Vladicaucas f.	2	3	R	+N	В	4255.67	4520.52	4257.33	4445.81	21 41 42	15
96.4	Balta f.	2	3	R	+N	Ā	4253.95	4458.53	4254.72	4411.11	21 41 42	125
97.4	Lysogorskaya flexure	2	3	(DN)	+SW	B	4346.44	4328.78	4422.66	4306.88	8 19 29 45 61	145
98.4	Nagut f.	2	3	R	+S	В	4423.49	4310.69	4421.00	4235.00	8 29 61	1245
99.4		2	3	(SN)	+W	В	4353.10	4306.60	4408.01	4312.05	61	15
100.4	Armavir-Nevinnomyssk (Nalchik) f. z.	2	3	(ND)	+SW	В	4401.60	4249.24	4434.13	4204.10	8 9 22 29 44 61	1245
101.4	Armavir-Nevinnomyssk (Nalchik) f. z.	2	3	(ND)	+SW	В	4341.00	4313.55	4359 20	4243.15	8 9 29 44 61	1245
102.4	Armavir-Nevinnomyssk (Nalchik) f. z.	2	3	(ND)	+SW	В	4316.94	4343.68	4334.26	4321.07	8 9 29 44 61	1245
103.4	Pshekish-Tyrnyauz f. z.	2	3	(DN)	+SW	B	4320.71	4235.37	4327.04	4222.61	61	15
104.4	PSNekish-I ymyauz f. Z. Dabakiah Turnuauz f		5	N	+5	В	4312.32	4302.43	4316.60	4259.57	21 61	15
103.4	rsnekisn- i yrnyauz I. Z. A zou f	5	2	IN (D)	47 77	B	4314.70	4308.73	4314.00	4302.0/	21 01	13
100.4	724U I.	\$	2	(N) 	TJ C	C C	4310 10	4240.18	4376.10	4215 50	61	15
108.4		5	ž	ň		č	4377 33	4276 16	4338 16	4153 02	61	15
100.7		<u>۲</u>	~	5		~	,	100.10		1.00.90	~•	

Большой Кавказ и Крым

	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
N A		5	3	U		C	4319.61	4213.03	4358.90	4058.50	61	15
109.4		2	3	(R)	+S	č	4327.59	4316.64	4350.30	4147.76	61	15
111.4		2	3	Ň	+E	C	4348.38	4157.48	4404.78	4156.33	61	15
117 4		5	3	U		c	4337.93	4158.94	4348.11	4155.96	61	15
112.4		5	3	υ		C	4348.48	4222.00	4340.94	4309.26	61	15
1144		5	3	υ		C	4359.57	4058.14	4343.12	4302.76	61 .	15
1154		5	3	บ		C	4433.80	3904.53	4404.15	4115.50	61	15
1164		5	3	U		C	4339.84	4146.26	4341.12	4122.53	61	15
1174		5	3	U		С	4331.85	4141.41	4340.67	4138.76	61	15
118.4		2	3	N	+E	C	4309.04	4157.55	4336.63	4133.78	61	15
119.4		5	3	U		C	4336.84	4133.16	4346.44	4043.99	61	15
120.4		5	3	U		С	4305.15	4157.14	4327.07	4127.92	61	15
121.4		5	3	U		C	4314.68	4137.27	4321.29	4144.22	61	15
122.4		2	3	N	+SE	С	4331.56	4136.91	4325.63	4130.22	61	15
123.4		5	3	U		C	4336.48	4133.87	4321.97	4123.12	61	15
124.4		5	3	U		C	4328.65	4120.49	4319.51	4120.45	61	15
125.4		5	3	U		C	4326.76	4118.77	4319.66	4118.31	61	15
126.4		5	3	U		C	4331.01	4114.28	4339.83	4124.76	61	15
127.4		5	3	U		C	4320.49	4109.71	4338.78	4046.71	61	15
128.4		2	3	0		C	4335.24	4059.28	4340.30	4044.02	01	15
129.4		2	3	l.		LC .	4343.15	4041.78	4400.25	4020.07	01	15
130.4		5	3				4347.90	4030.02	4409.27	4002.87	01	15
131.4		5	2				4344./3	2054 42	4435.49	2752 00	01	15
132.4		2	2	U .	INE		4438.97	2722 41	4445.04	2722 04	01	1
133.4	Utrish I. Maakhaka f	2	2	D	TINE		4445.57	2725 79	4440.04	27/2 02	40	13
134.4	Mysknako I.	2	2	D	INE		4442.15	2708 22	4430.34	3756 72	12 13	1.
135.4	Novorossivsk-Gelendiik f	2	2	B	+NE	B	4301.03	3754 08	4424 58	3813.26	46	13
130.4	Novolossiysk-Gelendjik I.	5	1	R	+NF	c	4442 10	3746 17	4437 38	3755.00	50	15
137.4	Gavdukskiv f	2	1	R	+NF	R	4430 07	3757 87	4422 68	3820.66	26	1
130.4	Primorskiv f	2	lă -	R	+NF	R	4411 89	3851 52	4422.68	3820.66	46	13
140 4	Babitchevskiv f	2	Ĭ.	li)		R	4458 59	3728 32	4442.15	3800 25	26 30	15
141 4	Yuzhnonshadskiv f	2	3	Ŭ		B	4443.17	3801.69	4420.07	3837.84	26 30	15
142.4	Tuanse-Gagry f	2	3	R	+NE	B	4319.42	4013.98	4411.89	3851.52	46	13
143.4	Gelendijk fault-flexure z.	2	3	FL	+SE	B	4446.20	3831.10	4430.03	3807.67	2 19 25 28 30	135
144.4	Gelendiik flexure	2	3	FL	+SE	B	4430.03	3807.67	4412.20	3747.78	20 38 48 49 50 59	15
145.4	Indokopas fault-flexure z.	2	3	FL	+SE	B	4442.00	3841.00	4423.31	3820.05	19 27 28 30	135
146.4		2	3	FL	+SE	C	4423.42	3819.95	4408.33	3754.92	35 59	15
147.4	Vulanskaya flexure z.	2	3	FL	+SE	В	4436.14	3851.43	4421.21	3831.54	19 27 28 30	15
148.4		2	3	FL	+NW	C	4421.14	3831.39	4403.51	3811.95	35 59	15
149.4	Dzhubga fault-flexure z.	2	3	FL	+SE	B	4436.87	3904.03	4419.79	3837.89	19 27 28 30	135
150.4	Afipskaya flexure	2	3	FL	+SE	B	4419.79	3837.89	4402.38	3821.16	20 49 50 59	35
151.4	Tunechepsugskaya fault-flexure z.	2	3	(N)	+SE	B	4424.54	3913.18	4411.89	3851.52	19 28 30	135
152.4		2	3	FL	+SE	C	4411.80	3851.49	4358.38	3834.24	35 59	15
153.4	Nebugskaya flexure z.	2	3	FL	+SE	B	4420.58	3917.50	4409.12	3859.93	19 28 30	135
154.4	Tuapse flexure	2	3	FL	+SE	B	4409.12	3859.93	4351.85	3825.85	48 49	15
155.4	Tuapse f.	2	3	NS	+SE	B	4411.45	3915.30	4405.37	3905.46	2 7 19 25 28 30	135
156.4		2	3	FL	+SE	C	4405.37	3905.46	4354.73	3851.09	35 59	15
157.4	Mar'inskaya fault-flexure z.	2	3	FL	+SE	B	4402.14	3942.46	4349.66	3926.12	2 19 28 30	135
158.4	I sitsinskaya flexure	2	3	FL	+SE	C.	4349.66	3926.12	4331.39	3900.96	20 49 50 59	15
159.4	vardaninskaya flexure z.	2	3	FL	+SE	R I	4354.91	3952.70	4343.83	3934.06	2 19 28 30	135
160.4	Kurdiin Annura -	12	5	L L	TNW		4343.85	3934.00	4328.00	13907.30	140 39	13
167.4	Kurdjip flexure z.	2	13	rL	+SE	B	4351.44	3957.72	4339.37	3940.20	2 19 28 30	135
162.4		2	2		125		4343.18	1013.01	4331.17	2020 02	2 19 28 30	15
164 4	Tremeskova flovura a		2	L CI			4331.17	3932.30	4317.72	2752 60	5 59	13
165 4	Fastern Crimes flavore	2	2	L L	TOE		4449.90	3716 47	4427 22	3720 40	11 50 50	155
166.4	Kabardinka f	2	2		LCC	LC .	14434.73	3900 07	4427.72	2754 08	25 26	15
167 4		5	2	FI	+SE	LC .	4437 20	3754 09	4425 71	3745 20	35 50	15
168.4		5	2		TOE		1222 26	1027 07	4425.71	1126 45	20.48	15
169.4		6	1	ľ		Ř	4304 05	4058 58	4233 26	4038 10	20 48	
170.4		5	12	FI	+NW	2	4250 74	4055 63	4233.20	4020.05	6 50	i i
171.4		2	5	υ		č	4304 77	4026 29	4300 11	4055 88	6 59	li
172.4		2	2	Ŭ		B	4318.94	4014 04	4304 77	4026.29	6 11 59	li
173.4		2	2	FI	+NE	lč -	4323 85	4000 32	4319 03	4014 04	11 23 58 59	li
174.4		6	3	<sup>.</sup> .	1	lč	4233.26	4037.97	4308.33	3943.35	20 48	li
175.4		6	3		1	Ĭč	4326.30	3916.09	4314.95	4015.65	1 47 48 49 51 52 58	15
176.4		ž	2	FL.	+NE	B	4341.33	3929.12	4322.88	4005.09	11 23 49 58 59	i
177.4	Kurdijo flexure	2	3	FL	+NW	B	4339.37	3940.20	4324.88	3911.89	20 38 48 49 50	15
178.4		2	2	FL	+NE	B	4348.49	3923.35	4340.43	3927.08	11 23 58 59	1
179.4		2	3	FL	+SE	C	4356.57	3906.11	4349.29	3847.70	35 59	1
	·	<u>.                                    </u>				1					· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	

N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
180.4		2	2	FL	+NE	B	4355.27	3902.92	4348.05	3922.58	11 23 58 59	1
181.4	Eastern Black Sea f.z.	2	3	R	+NE	В	4402.01	3748.85	4340.43	3842.26	20 47 50 51 52	1
182.4	Eastern Black Sea f.z.	6	3			С	4338.54	3841.25	4324.88	3911.89	1 20 47 48 49 51 52 58	1
183.4		2	3	υ		С	4351.50	3853.04	4347.84	3922.14	49 52	1
184.4		2	2	FL	+NE	В	4404.90	3857.08	4356.57	3906.11	11 23 58 59	1
185.4		2	3	FL	+NW	C	4409.11	3900.05	4338.54	3841.25	35 59	1
186.4		2	2	FL	+NE	В	4414.72	3833.69	4406.29	3857.72	11 23 58 59	1
187.4		2	3	R	+NE	В	4417.78	3734.21	4352.68	3849.90	49 52 53	1
188.4		2	2	FL	+NE	В	4418.09	3826.57	4413.92	3833.48	11 23 58 59	1
189.4		2	2	FL	+NE	В	4425.91	3804.54	4418.80	3827.53	11 23 58 59	1
190.4		2	3	FL	+NW	С	4419.76	3821.71	4409.86	3807.28	35 59	1
191.4		2	3	R	+NE	В	4411.34	3732.65	4401.18	3758.14	49 52 53	1
192.4		2	3	R	+NE		4424.67	3700.76	4418.40	3732.94	38 49	1
193.4		2	2	FL	+NE	В	4424.86	3803.36	4445.22	3707.62	23 58 59	1
194.4	Southern Azov f.	2	3	R	+S	В	4527.57	3646.95	4518.49	3709.51	12 13 37	135
195.4	Southern Azov f.	2	3	R	+S	Α	4538.57	3606.10	4519.04	3706.40	37	135
196.4	Southern Azov f.	2	3	R	+SE	B	4549.52	3626.68	4507.49	3512.97	37	135
197.4	Shchebetovka f.	2	3	R	+SE	C	4456.76	3508.88	4446.76	3505.84	66	135
198.4		2	3	U		С	4518.49	3709.51	4432.09	3901.53	66	1
199.4	Vyshesteblievskaya flexure	2	3	FL	+NW	В	4518.47	3709.21	4504.99	3652.63	19	1
200.4	Temryukskaya flexure	2	3	FL	+SE	В	4514.11	3719.60	4500.99	3706.17	19	1
201.4	Temryuk f.	2	3	RD	+NE	В	4502.36	3736.89	4557.29	3339.59	66 69	15
202.4	Gostogaevskaya flexure	2	3	FL	+SE	B	4507.65	3737.91	4454.46	3723.65	19 26 🧳	15
203.4	Anapa f.	2	3	N	+SE	C	4453.07	3718.35	4454.46	3723.65	26	1
204.4	Northern Azov f.	6	3			C	4514.80	3944.39	4614.64	3816.48	69	
205.4	Ladozhskiy f.	6	3			C	4514.80	3944.39	4318.50	4013.20	69	
206.4	Novotitorovskiy f.	6	3			C	4514.80	3944.39	4545.77	3750.50	69	
207.4	Novotitorovskiy f.	6	3			С	4545.77	3750.50	4546.75	3555.20	69	
208.4		6	3			C	4652.43	3719.44	4453.29	3718.36	69	
209.4		6	3			C	4440.58	3637.61	4453.29	3718.36	69	1
210.4		6	3			C	4336.42	3620.53	4641.92	3647.66	69	
211.4	1	2	3	N	+SW	С	4306.58	4706.97	4431.08	4550.50	67	1
212.4	Manych f.	2	3	N	+NE	C	4639.66	4212.95	4515.57	4719.86	67	1
213.4	Sarpinskiy f.	2	3	N	+W	С	4829.61	4430.92	4531.17	4516.89	67	1
214.4		2	3	U		C	4544.50	6215.19	4506.89	6128.53	63	1
215.4	Alibeyskiy f.	2	3	(N)	+NW	В	4603.12	3028.67	4517.17	2845.32	31 32 33	135
216.4	Bakal'skoye-Feodosiya f.	2	3	N	+SW	В	4552.57	3335.48	4437.78	3608.43	65	15
217.4	Djangul f.	2	3	(R)	+SE	A	4525.45	3227.88	4550.92	3330.58	16 19 65	1345
218.4	Tarkhankut f.	2	3	(N)	+NW	B	4518.19	3238.10	4526.06	3254.96	16	13
219.4	Donuzlavskiy f.	5	3	(N)	+NW	B	4552.43	3415.05	4519.93	3256.64	65	15
220.4	Eupatoria f.	2	3	(N)	+NW	B	4508.39	3316.84	4551.90	3453.39	16 19	135
221.4	Northern Crimean (Predgorniy) f.	6	3			C	4431.30	3326.08	4545.93	3535.96	65	1
222.4	Tessel'skiy f.	2	3	(N)	+NE	B	4430.82	3334.01	4423.72	3345.87	57 60	135
223.4	Chernorechenskiy f.	2	3	(N)	+SW	B	4443.11	3326.48	4412.50	3412.63	24 60	135
224.4	Kacha f.	2	3	N	+NE	B	4418.83	3421.82	4449.49	3331.27	24	135
225.4	Yalta f.	2	3	N	+SW	B	4500.82	3340.92	4427.45	3437.84	60 66	135
226.4	Alma I.	2	5	N	+SW	B	4432.09	3447.49	4508.13	3347.79	60	15
227.4	Molbayskiy f.	2	3	N	+SW	B	4433.92	3513.37	4543.35	3309.83	60	15
228.4	Foros f.	2	13	ĸ	+NW	IC .	4423.72	3345.87	4425.82	3352.23	60 66	15
229.4	Simeiz f.	2	3	K	+NW	R	4423.92	3355.38	4427.65	3407.31	60 66	135
230.4	Alupka f.	2	3	R	+NW	B	4424.92	3403.01	4430.23	3405.08	60 66	13
231.4	Livadia f.	2	3	K	+NW	IR	4432.59	3409.87	4426.23	3406.68	00.66	13
232.4	Gurzut f.	2	3	K	+NW	B	4431.08	3414.38	4436.53	3417.45	60 66	13
233.4	Alushta I.	2	13	K	+NW	IR .	4439.67	3423.65	4434.65	3420.95	00.00	13
234.4	Demerji f.	2	3	R	+NW	A	4455.47	3509.74	4414.75	3341.07	60	135
235.4	Y uznno-Berezhnyi f.			K	+NW	A	4405.99	3347.72	4443.89	3449.00	4 39	1345
236.4	Udessa-Sinop t.		13	D		IR R	4435.60	3228.43	4329.73	5414.69	54	15
237.4	Aataninskiy I.	2	5	טן		R	4514.33	3531.35	4521.75	3608.02	51	1
238.4	Samarlinskiy I.	0	6			IR .	4529.41	3534.02	4447.62	3040.11	30	
239.4	Pravainskiy I.		5	KD	+NW	A	4342.51	5713.45	4440.32	3545.06	51	15
240.4	L	<u> </u> 2	13	JU	1	lC	4435.55	3321.27	4430.49	3330.42	00	1

Примечание. 1 - Белокуров, 1976; 2 - Геология СССР, 1968; 3 - Гончаров, 1972; 4 - Горшков, 1947; 5 - Дагестанское землетрясение, 1981; 6 - Девдариани и др., 1992; 7 - Джикия, 1966; 8 - Дотдуев, 1982; 9 - Дубинский, 1976; 10 - Думитрашко и др., 1961; 11 - Заузолков и др., 1992; 12 - Карта активных разломов..., 1986; 13 - Карта активных разломов..., 1987; 14 - Когошвили, 1970; 15 - Когошвили, 1975; 16 -Корреляция..., 1985; 17 - Космическая информация..., 1983; 18 - Лилиенберг, 1961; 19 - Лукина, 1983; 20 - Маловицкий, Терехов, 1972; 21 -Милановский, 1968; 22 - Милановский и др., 1989; 23 - Милашин, 1978; 24 - Морфоструктура..., 1974; 25 - Несмеянов, 1986; 26 - Несмеянов, 1992; 27 - Несмеянов, 1995; 28 - Островский, 1968; 29 - Островский, 1974; 30 - Островский и др., 1977; 31 - Палиенко, 1988а; 32 - Палиенко, 19886; 33 - Палиенко, 1990; 34 - Парфенов и др., 1991; 35 - Пешков, 1983; 36 - Плахотный, Чир, 1973; 37 - Плахотный и др., 1989; 38 -Пустильников и др., 1980; 39 - Пустовитенко и др., 1989; 40 - Ранциман, 1985; 41 - Растворова, 1961; 42 - Растворова, Цербакова, 1960; 43 -Расцветаев, 1973; 44 - Расцветаев, 1989; 45 - Рейснер, 1986; 46 - Солоненко, Хромовских, 1974; 47 - Строение..., 1989; 48 - Тектоническая, карта, 1975; 49 - Тектоника..., 1974; 50 - Терехов и др., 1973; 51 - Терехов, Шимкус, 1989; 52 - Туголссов, 1976; 53 - Туголесов, 1989; 54 -Хаин, 1984; 55 - Цирихева, 1983; 56 - Шебалин и др., 1973; 57 - Щерба, 1978; 58 - Яншин и др., 1977; 59 - батиметрические данные по Черному морю; 60 - Борисенко Л.С., новые данные; 61 - Иванова Т.П., новые данные; 62 - Копп М.Л., новые данные; 63 - Кожурин А.И., новые данные; 64 - Кулошвили С.И., новые данные; 65 - Купраш Р.П., новые данные; 66 - Лукина Н.В., новые данные; 67 - Огаджанов В.А., новые данные; 68 - Трифонов В.Г., новые данные; 69 - Вигинский В.А., новые данные.

#### Приложение 4.1

#### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

#### Appendix 4.1

#### Manifestations of fault activity and methods of offset dating

<u>N</u> ₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	No.	Sign
1.4	OF,OT,HC,RS	46.4	OF	93.4	OD,OF,OC,RS;MC;FL	138.4	OF,RS	184.4	OF
2.4	OF,OT,HC,RS	49.4	OF,OT	94.4	RS	139.4	OF,PS	185.4	OF
3.4	OF,OT,HC,HT,RS	50.4	OF,OT	95.4	OF	140.4	OF,RS	186.4	OF
4.4	OF,OT,HC,VC,HT,RS	51.4	OF,OT	96.4	OF,OD,OC,OT,RS;FL	141.4	OF	187.4	OF
5.4	OF,OT,HC,HT,RS	52.4	OF,OT	97.4	OF,OC,OT,DC,SM,	142.4	OF,PS	188.4	OF
6.4	OF,OT,HC,VC,HT,RS	53.4	OT,OF		RM;MC;GE	143.4	OF	189.4	OF
7.4	OF,OC,HC,RS	54.4	OT,OF	98.4	OF,HC,GD,HT,GA,	144.4	OF	190.4	OF
8.4	OF.OT.RS	55.4	RS		SM,RS;FL	145.4	OF,RS	191.4	OF
9.4	OF.OT.RS	56.4	RS	99.4	OD,OF,DC,RG,RS	146.4	OF	192.4	OF
10.4	OF,OT,HC,HT,RS	57.4	RS	100.4	OC,HC,HT,GA,SI;GA	147.4	OF	193.4	OF
11.4	OF	58.4	RS	101.4	OC,RG,HT,GA,SI;GA	148.4	OF	194.4	OF,OT,DC,OC,HC,PS,CE,RS
12.4	OF	59.4	RS	102.4	OC,HT,HT,GA,SM,GA	149.4	OF	195.4	OF,OT,DC,OC,HC,PS,CE,RS
13.4	OF,HC,HT,RS	60.4	RS	103.4	OF,RS	150.4	OF	196.4	OF,OT,OD,DC,OC,HC,PS,CE,RS
14.4	OF,HC,HT,RS	61.4	RS	104.4	OF,RS	151.4	OF;FL	197.4	OF,OT,DC,HC,PS,CE,RS
15.4	OF,OT,HC	62.4	OF,RS;GC	105.4	OF,RS	152.4	OF	198.4	OF
16.4	OF,OT,HC,HT,RS	63.4	RS	107.4	RS	153.4	OF	199.4	OD,OF,SI
17.4	OF,OC,HC,HT,RS	64.4	RS	108.4	RS	154.4	OF	200.4	OD,OF,SI
18.4	OF	65.4	RS	109.4	RS	155.4	OF	201.4	OD,OF,DC,PS,HR,MV
19.4	OF,OT	66.4	RS	110.4	RS	156.4	OF	202.4	OT,OD,OF,SI
20.4	OF,OT	67.4	RS	111.4	RS	157.4	OF	203.4	OF
21.4	OF,OT	68.4	RS	112.4	RS	158.4	OF	211.4	OF,SI
22.4	OF,OT	69.4	RS	113.4	RS	159.4	OF	212.4	OF,SI
23.4	OF,OT,HC,RS	70.4	RS	114.4	RS	160.4	OF	213.4	OF,SI
24.4	OF,OT,HC,RS	71.4	RS	115.4	RS	161.4	OF	215.4	OF,OD,DC,RG,RS;GC
25.4	OF,OT,RS	72.4	RS	116.4	RS	162.4	OF,RS	216.4	DC,OF,OT,HC,RS
26.4	OF,OT,HT,RS	73.4	RS	117.4	RS	163.4	OF	217.4	OF,OT,PS,RS
27.4	OF,OT	74.4	OF,OC,RS;GC	118.4	RS	164.4	OF	219.4	OF,DC,RS
28.4	OF,OT	75.4	RS,OF,SM	119.4	RS	165.4	OF	220.4	OF, OD, HT, RS
29.4	OF,RS	76.4	RS,OF	120.4	RS	166.4	OF.RS	221.4	OF.OT.DC.OC.RS
30.4	OF,RS	77.4	RS,SM;GC;FL	121.4	RS	167.4	OF	222.4	OF,OD,OT,CE,PS,RS
31.4	OF,OD,RS	78.4	RS,SM;FL	122.4	RS	168.4	OF	223.4	OF, DC, OT, CE, RS
32.4	OF	79.4	RS,SM;GC;FL	123.4	RS	169.4	OF	224.4	OF,OT,OC,RS
33.4	OF	80.4	OF,OD,RS,HC	124.4	RS	170.4	OF	225.4	OF,OT,OC,PS,RS
34.4	OF	81.4	PS	125.4	RS	171.4	OF	226.4	OF,OT,RS
35.4	OF,OT	82.4	OF,DC,RG,RS;FL	126.4	RS	172.4	OF	227.4	OD,OF,OT,PS,RS
36.4	OF	83.4	PS,OF,HC	127.4	RS	173.4	OF	228.4	OF,OT,RS
37.4	OF,OT	84.4	OD,OF,FM,ER	128.4	RS	174.4	OF	229.4	OF,OT,RS
38.4	OF	85.4	OD,OF,ER	129.4	RS	175.4	OF	230.4	OF,CE,RS
39.4	RS	86.4	OF,RS	130.4	RS	176.4	OF	231.4	OF,OC,CE,RS
40.4	OF	87.4	OF	131.4	RS	177.4	OF	232.4	OF,CE,RS
41.4	OF,OT,HT.HC.RS	88.4	OF,RS	132.4	RS	178.4	OF	233.4	OF,CE,RS
42.4	OF,OT,HT,HC,RS	89.4	OF,RG	133.4	OF.PS	179.4	OF	234.4	OF,OT,OC,HC,CE,RS
43.4	OF,OT,HC,RS	90.4	OF,RG	134.4	OF	180.4	OF	235.4	OD,OF,DC,SP,HC,DR,PS,GA.RS
44.4	OF	91.4	HC,SM,RS;EC	135.4	OF,SI	181.4	OF	236.4	HC,GA,OF
45.4	OF	92.4	HC,SM,RS;EC	136.4	OF,RS	182.4	OF	238.4	OD,OF,SP,HC,ER,PS,HT
				137.4	OF	183.4	OF	239.4	OD,OC,ER,PS,HR,RS

#### Наклоны плоскостей разломов

# Appendix 4.2

Приложение 4.2

#### Dip of faults

N₂	An-As	Site	N₂	An-As	Site	. N₂	An-As	Site
1.4	60 80 NE	W	15.4	70 80 NE		62.4	60 60 NW	
2.4	60 80 NE		16.4	60 70 EE		73.4	80 85 SW	
3.4	60 80 NE		17.4	70 90 NW		74.4	80 85 SW	1
6.4	70 80 NE		19.4	80 85 NE		82.4	80 85 SS	
7.4	70 90 NE		27.4	80 85 SS		91.4	80 85 NE	
8.4	70 89 SW		28.4	80 85 SS		92.4	80 85 NE	
9.4	80 89 NE		31.4	80 85 NE		93.4	80 85 NN	

N₂	An-As	Site	N₂	An-As	Site	€	An-As	Site
10.4	20 50 SS	C	32.4	80 85 NE		96.4	80 85 NN	
	35 50 SS	w	37.4	80 90 NW		98.4	80 85 SS	
	60 70 SS	E	46.4	85 89 NW		100.4	80 85 NE	
13.4	80 85 NN		58.4	60 70 SW		101.4	80 85 NE	
14.4	80 85 NN		60.4	80 85 SE		102.4	80 85 NE	

#### Приложение 4.3

#### Амплитуды и скорости перемещений по разломам

#### Appendix 4.3

#### Offsets and rates of motion on faults

N⁰	Md	T	V V	Site	№	Md	T	V V	Site
1.4	R400 500	Q3-Q4	VR5 5		151.4	1	Q42	VV0.5 0.5	
2.4	R400 500	Q3-Q4	VR5 5			1	Q	VV0.06 0.06	
3.4	R400 500	Q3-Q4	VR5 5				Q4	VV1.3 1.3	
4.4	R400 500	Q3-Q4	VR5 5		153.4		Q42	VV0.5 0.5	
6.4	R200 200	(Q32)-Q4	VR15 20	4234.00 4420.00			Q	VV0.06 0.06	
							Q4	VV1.3 1.3	
7.4	R4000 5000	N13-Q4			155.4		Q42	VV4 4	
	R1000 1500	Q	VRIIQ				Q .	VV0.008 0.06	
							Q42	VV0.25 0.5	
13.4	R100 100	Q22-Q4	VR0.5 0.5		157.4		Q42	VV0.5 0.5	
14.4	R100 100	Q22-Q4	VR0.5 0.5				Q	VV0.06 0.06	
15.4	N100 120	Q3-Q4	VNI 1.5		159.4		Q42	VV0.5 0.5	
16.4	R100 200	N23-Q4		N			Q	VV0.06 0.06	
	R200 200	>N23-Q4		S	161.4		Q42	VV0.5 0.5	
27.4	R1.52	Q4	VR0.15 0.2		ļ		Q	VV0.06 0.06	
28.4	R1.52	Q4	VR0.15 0.2		164.4		Q42	VV0.5 0.5	
37.4	V45 45	Q2-Q4	V5 5				Q	VV0.06 0.06	
49.4	N600 840	N2-Q4			194.4	R600 750	N2-Q4		
52.4	N300 350	N2-Q4			195.4	R600 750	N2-Q4		
53.4	N400 640	N2-Q4			196.4	R600 750	N2-Q4		
54.4	N400 640	N2-Q4			197.4	R250 250	N2-Q4		
58.4	N100 200	(Q2-Q4)	VN0.5 1		215.4		-	VV5 5*	
62.4	N100 100	Q2-Q4	VN0.1 0.4		217.4	R50 70	N2-Q4		
74.4	D2000 2000	Q2-Q4	VD3.0 4.0	4730.00 4140.00 4135.00 4745.00	218.4	N40 50	N2-Q4		
	V100 300	Q2-Q4		4730.00 4140.00 4135.00 4745.00	220.4	N20 25	N2-Q4	-	
93.4	V40 70	Q3-Q4			222.4	N700 700	N2-Q4		
1	V25 25	Q32-Q4			223.4	N20 400	N2-Q4		
106.4	VI 1	Q42				N6 6	Q41		
133.4		Q3-Q4	VV0.5 0.5		224.4	N100 100	N2-Q4	1	
134.4		Q4	VV0.5 0.5			NI5 15	Q41		
136.4		Q	VV0.5 0.75		225.4	N100 100	N2-Q4		
139.4		Q2	VV0.35 0.5		229.4	R300 300			
142.4		Q2	VV0.35 0.5		230.4	R250 300	N2-Q4		
143.4		Q42	VV0.5 0.5		231.4	R150 150	N2-Q4		
		Q	VV0.06 0.06		232.4	R150 150	N2-Q4		
145.4		Q42	VV0.25 0.5		233.4	R250 500	N2-Q4		
		Q	VV0.04 0.06		234.4	R300 500	N2-Q4		NE
149.4		Q42	VV0.25 0.5			R1300 1300	N2-Q4		SW
		Q	VV0.016 0.06		235.4	i	-	VR5 5	

#### Приложение 4.4

## Сейсмические проявления в зонах разломов

## Appendix 4.4

#### Manifestations of seismicity in fault zones

N₂	Seis	Date	γλ	Н	Add
2.4	M6.2 6.6 (18.5 9.5) Chkhaltinskoye	16.07 1963			
6.4	M5.5 6.5 (18 9.5) Alaverdi	1742			
	M4.0 5.0 (17 7) Barisakho	28.03 1955	i .		
7.4	M5 5 Aghigvar	05.07 1958			
	M7.3 7.3 Dzhavskoye	29.04 1991			
10.4	M6.0 6.5 (18 9) Kartli	20.02.1920			During the Kartli earthqake fractures each of them several m long were
					formed.

#### Большой Кавказ и Крым

No	Seis	Date	γλ	Н	Add
13.4	M5.8 6.2 (17.5 8.5) Tabatskure	07.05 1940			
14.4	M5.8 6.2 (I7.5 8.5) Tabatskure	07.05 1940			
15.4	M3 5 (I6 7) Satkhin Swarms	1929	1		
	M3 5 (16 7)	1931			
16.4	M4.4 5.4 (I7 9) Tsaishskoye	1616			
17.4	M4.2 5.2 (I6 7) Menji	15.06 1941	1		
19.4	M3.5 4.5 (15 7) Khashmi	17.06 1967			
84.4	M5.7 5.7 (18 8) Daghestan	14.05.1970			Seismic ruptures and landslides. Focal mechanism shows reverse motion
					in the source.
85.4	M5.7 5.7 (18 8) Daghestan	14.05.1970			Seismic ruptures and landslides. Focal mechanism shows reverse motion
					in the source.
91.4	M>4	20th century			6 earthquakes with M>4 in the 20th century
92.4	M>4	20th century			6 earthquakes with M>4 in the 20th century
93.4	M=3.9 4.0	1881-1906			3 carthquakes with M≈3.9-4.0 in 1881-1906
97.4					WE; K=6-10
98.4					WE; K=6-9
100.4					WE; K=6-9
101.4					WE; K=6-9
102.4					WE; K=6-9
217.4					LS CO
235.4	M=6.8 Krymskoye	11.09 1927			

## Приложение 4.5

## Прочие сведения о разломах

## Appendix 4.5

## Other data on faults

N₂	Data
10.4	Thermal-mineral springs - at site on 42001.00' N, 42019.00' E. In the W the fault splays into three strands - the Northern Adjaria-Trialetia f.
1	itself, the Supe f. and the Makharadze f., all of them extending under Black Sea waters
11.4	The fault is continued by the Northern Adjaria-Trialetia reverse fault in the land
12.4	The fault is continued by the Adjaria-Trialetia reverse fault in the land
13.4	Thermal-mineral springs in sites 41033.00' N 43020.00' E and 41037.00' N 44039.00' E
14.4	
16.4	The Tsaish thermal-mineral springs
17.4	The Menji thermal-mineral springs
18.4	The fault is continued by the Poti-Abedat sinistral-reverse fault in the land
19.4	The south-eastern part of the fault continues to Azerbaydjan
31.4	Q3-Q4. The fault has two parallel branches: the Southern (31.4) and the Northern (32.4)
32.4	The fault has two parallel branches: the Southern (31.4) and the Northern (32.4)
33.4	Deformation of the Quaternary marine terraces Q32-Q11
34.4	The flexure is continued by the Adler Middle Pleistocene fault in the land
35.4	Canyon of the Psou River. Deformation of the Quaternary marine terraces Q32
36.4	The flexure is continued by the Leselidze fault in the land, but has the opposite uplifted side
37.4	The marine terraces of Q2 and Q3 are offset on the fault
38.4	The zone is continued by the Gagry fault in the land
40.4	The fault is continued by the Sukhumi deep-seated fault in the land
44.4	The flexure is continued by the Aapstin reverse fault in the land, but has the opposite uplifted side
55.4	Q2(-Q3-Q4);S
56.4	Q2(-Q3-Q4);S
57.4	Q2(-Q3-Q4);S
58.4	S
59.4	Q2(-Q3-Q4);S
60.4	S. In its major part the fault line is rectilinear, but in the West it deviates gently achieving more north-easterly orientation. In the southern
	extremity the fault bifurcates into two branches
61.4	Q2(+Q3+Q4);S
62.4	IS .
63.4	Q2(-Q3-Q4);S
64.4	Q2(-Q3-Q4);S
65.4	Q2(-Q3-Q4);S
66.4	Q2(-Q3-Q4);S
67.4	Q2(-Q3-Q4);S
68.4	Q2(-Q3-Q4);S
69.4	Q2(-Q3-Q4);S
70.4	Q2(-Q3-Q4);S
71.4	Q2(-Q3-Q4);S
72.4	Q2(-Q3-Q4);S
73.4	S

N₂	Data
74.4	5
75 4	02(-03-04) \$ UC
76.4	
70.4	
11.4	
78.4	Q2(-Q3-Q4);S
79.4	Q3-Q4;S, UC
81.4	Q3-Q4;S, UC
82.4	S. UC. Flexure above the basement fault
83.4	03-04:S. UC
84 4	03-04:S LIC
85.4	
96.4	
07.4	
07.4	
88.4	
89.4	Q4;5
90.4	Q4;S
91.4	IS, UC
92.4	IS, UC
93.4	Q3-Q4;S, UC
94.4	Q3-Q4;S, UC
95.4	03-04:S. (UC)
96.4	03-04-5
07 4	
09.4	S. U.C. Deverse full in bacament and flavurs in the adimentany gover above. The flavurs is complicated by two theyets pass the land surface.
00.4	5, 60. Reverse rank in obschieft and result in the seminimary over above. The nextle is completed by two unuss near the rand surface
100 4	Q4,5. Opper layers and the recent solit of the Objective Youry (not waters) tended of the Polythink River are offset
100.4	UC, LC. Fault zone in the basement under the sedimentary cover. Gas-hydrochemical and hydrothermal mannestations almost along the
	whole zone
101.4	
102.4	
103.4	Q3-Q4;S, UC. The fault has been active after the Q22 glaciation
104.4	Q3-Q4;S, UC. The fault has been active after the Q22 glaciation. Small seismic ruptures (normal faults) of different strikes accompany the
	main fault
105.4	
106.4	The Q4 lavas are offset
107.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
108.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
109.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
110.4	(Q3-Q4);S, UC
111.4	(Q3-Q4);S, UC
112.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
113.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
114.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
115.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
116.4	02(-03-04):S. UC
117.4	02(-03-04):S, UC
118.4	(03-04) S. UC
1194	02(-03-04) S UC
1204	02(-03-04) S LIC
121 4	
121.4	
122.4	
123.4	
124.4	
125.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
126.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
127.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
128.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
129.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
130.4	02(-03-04):S. UC
131.4	
137.4	The fault horders the hank in the Tsemesskava hav and is continued by the Novirossivsk-Genendrik reverse fault
140.4	The fault deforms river terraces of the Middle-Unner Pleistocene age and planation surfaces
141 4	
143.4	The fault breaks all marine terraces Q41-Q11
144 4	The flexing is continued by the flexing-fault zone in the land
145 4	The fault break all marine terrary 0.22.011
145.4	The flavor of the indext of the Indextors (22-21).
140.4	The reade is continued by the introduction inclute name and zone in the failed.
14/.4	The Concorcass an manne terraces Q22-Q41
148.4	The function branches in the second
149.4	The faunt oreast all manife terrates (22-01)
150.4	The first bands of the Djubga fiexture-fault zone in the fand
131.4	
No	Data
-------	--
152.4	The flexure is continued by the Tunechepsugskaya flexure-fault zone in the land
153.4	The fault breaks all marine terraces Q22-Q11
154.4	The flexure is continued by the Nebugskaya flexure in the land
155.4	The fault breaks all marine terraces Q32-Q11. It feeds the "Goriachi Klyuch" thermal-mineral spring
156.4	The flexure is continued by the Tuapse fault in the land
157.4	The fault breaks all marine terraces Q32-Q11
158.4	The flexure is continued by the Marinskaya flexure-fault zone
159.4	The fault breaks all marine terraces Q31-Q11
160.4	The flexure is continued by the Vardaninskaya flexure in the land, but has the opposite uplifted side
161.4	The fault breaks all marine terraces Q32-Q11
162.4	The Mzymta River canion and deformation of the Q32-Q11 marine terraces accociate the fault
163.4	The flexure is continued possibly by the Khosta-Krasnaya Polyana fault
164.4	The zone breaks all marine terraces and planation surfaces
165.4	The flexure is continued possibly by the Tsemesskaya flexure-fault zone
167.4	The flexure is continued the Kabardinka fault in the land
175.4	The zone is continued possibly by the Abgar fault in the land
177.4	The flexure continues to the land
194.4	UC. The fault is identified by seismic profiling to the North of the Kazantip Peninsula
195.4	S, UC. It is identified by seismic profiling to the North of the Kazantip penunsula
196.4	UC. The fault forms a boundary between the Mountain Crimea and the Kerch peninsula
197.4	UC
201.4	M
202.4	The flexure cuts the Kuyalnik (Pliocene) marine terrace
215.4	S
216.4	
217.4	Manifestations of paleoseismicity are represented by landslides on the Gjangul coast
219.4	<u>s</u>
220.4	Thermal-mineral spring with t=390 C is located near the Moynak Lake
222.4	S. Landslides on the coast could be related to paleoseismicity. The Old Black Sea terrace (Q41) is deformed on the fault
223.4	S. Landslides near village of Opolznevoye. The Pontian deposits and river terraces are offset
224.4	S. The Pontian deposits and river terraces are offset
225.4	S. The Pontian deposits are offset
226.4	
227.4	M
228.4	
229.4	
234.4	
235.4	3, UC, LC, M M
230.4	
239.4	

_N₂	Data
74.4	S
754	02(-03-04):S. UC
76 4	
70.4	
11.4	
78.4	Q2(-Q3-Q4);S
79.4	Q3-Q4;S, UC
81.4	03-04:S. UC
87.4	S LIC Flexure above the basement fault
02.A	
83.4	
84.4	
85.4	Q3-Q4;S, UC
86.4	Q3-Q4;S, UC
87.4	Q3-(Q4);S. UC
88 4	021-03-041-5
80 4	
07.4	
90.4	
91.4	
92.4	IS, UC
93.4	Q3-Q4;S, UC
94.4	03-04:S. UC
05 4	03-04:5 (110)
06.4	
90.4	
97.4	
98.4	S, UC. Reverse fault in basement and flexure in the sedimentary cover above. The flexure is complicated by two thrusts near the land surface
99.4	Q4;S. Upper layers and the recent soil of the Goriachiye Vody (Hot Waters) terrace of the Podkumok River are offset
100.4	UC, LC. Fault zone in the basement under the sedimentary cover. Gas-hydrochemical and hydrothermal manifestations almost along the
1	whole zone
101 4	
101.4	
102.4	
103.4	Q3-Q4;S, UC. The fault has been active after the Q22 glaciation
104.4	Q3-Q4;S, UC. The fault has been active after the Q22 glaciation. Small seismic ruptures (normal faults) of different strikes accompany the
	main fault
1054	
105.4	
100.4	The Q4 lavis are onset
107.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
108.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
109.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
110.4	(03-04):S. UC
1114	
1124	
112.4	
113.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
114.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
115.4	Q2(-O3-O4);S, UC
1164	
1174	
117.4	
118.4	
119.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
120.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
121.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
122.4	(03-04) S. UC
123 4	
124.4	
124.4	
125.4	
126.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
127.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
128 4	ໄດ້ຂໍ້ເວົ້າ-ດີຍົ້າຮົບຕ
120 4	
129.4	
130.4	
131.4	Q2(-Q3-Q4);S, UC
137.4	The fault borders the bank in the Tsemesskaya bay and is continued by the Novirossivsk-Genendeik reverse fault
140 4	The fault deforms river terraces of the Middle-Upper Pleistocene age and planation surfaces
141 4	
141.4	The first brack all maximum demonstra Odd Odd
145.4	I ne taut oreaks an imatine terraces (41-(11)
144.4	The flexure is continied by the flexure-fault zone in the land
145.4	The fault breaks all marine terraces Q32-Q11
146.4	The flexure is continued by the Indokopas flexure-fault zone in the land
147 4	The zone breaks all marine terraces 022-041
140 4	r ne done orean all filla life Wilders (242-(27) The Assume is seeined by the Vilgensleur Assume foult is the land
148.4	I ne liexure is continued by the vulanskaya liexure-lault zone in the land
149.4	The tault breaks all marine terraces Q32-Q11
150.4	The flexure is continued by the Djubga flexure-fault zone in the land
151.4	The fault breaks all marine terraces Q32-Q11

236.4 M 239.4 M



Рис. 33. Активные разломы Азербайджана и Южного Каспия Цифрами указаны номера разломов в каталоге провинции

Figure 33. Active faults in Azerbaijan and Southern Caspian Numerals show fault numbers in the Catalog of the province

#### 5. АЗЕРБАЙДЖАН и ЮЖНЫЙ КАСПИЙ Основной каталог разломов провинции Данные систематизировали В.Г.Трифонов и М.Л.Копп 5. AZERBAYDJAN Main catalog of faults in the province Compiled by V.G.Trifonov and M.L.Kopp

N	Name	t	V	Se	Up	R	Ŷ	λ	γ	λ	Re	NN
1.5		2	3	S		A	4048.42	4829.17	4050.41	4831.12	1 11 18	135
2.5		2	3	U		С	4048.63	4835.15	4045.72	4833.88	1 11 18	15
3.5		2	3	E		Α	4045.92	4839.74	4046.82	4840.12	1 11 18	15
4.5		2	3	Т	+N	В	4046.85	4838.45	4046.82	4840.12	1 11 18	15
5.5		2	3	Т	+S	В	4050.46	4841.41	4049.98	4843.67	1 11 18	15
6.5		2	3	R	+N	Α	4044.41	4836.36	4044.09	4839.58	1 11 18	1235
7.5		2	3	R	+NE	B	4045.14	4842.95	4044.29	4845.19	1 11 18	1235
85		2	3	T	+NE	Ā	4042.89	4847.31	4043.37	4845.29	1 11 18	1235
0.5		2	3	Ť	+SW	A	4041 67	4836 18	4040.90	4838 54	1 11 18	1235
10.5		2	3	Ť	+SW	A	4041 31	4835 21	4040 74	4837 35	1 11 18	1235
11.5		5	1	ŝ		R	4039.97	4874 69	4040 77	4826.85	1 11 18	125
12.5		2	1	F		B	4040 51	4826.01	4041.51	4826.05	1 11 19	125
12.5		2	1	T	+SM	B	4038 26	4822 15	4041.51	4920.27	1 11 19	125
13.5		2	2	Ť	10	D	4030.20	4022.15	4039.84	4017.71	1 11 10	125
16.5		2	2	C>>N	1 10	D	4035.71	4014.70	4039.33	4010.30	1 11 10	125
15.5		2	5	0IN	1 T W	D	4040.20	4014.75	4036.00	4014.41	1 11 10	135
10.5		2	3	ĸ		B	4030.42	4831.29	4030.73	4828.19	1 11 18	125
17.5		2	3	1	+N	В	4037.42	4839.41	4038.26	4844.80	1 11 18	1235
18.5		2	5	D		C	4038.62	4851.37	4035.54	4855.69	1 11 18	15
19.5		2	3	S		в	4041.11	4901.39	4038.29	4859.54	1 11 18	1235
20.5		2	3	S		B	4040.24	4906.25	4038.96	4905.63	1 11 18	15
21.5	_	2	3	RD	+SW	C	4035.16	4917.95	4039.89	4907.80	1 11 18	15
22.5	Palmyra-Apsheron f. z.	2	3	S	i i	A	4038.40	4915.57	4040.43	4919.45	8 10 11 15	135
23.5	Palmyra-Apsheron f. z.	2	3		1 1	C	4035.85	4910.24	4037.36	4912.79	8 10 11 15	15
24.5	Palmyra-Apsheron f. z.	2	3	S(R)	+NW	A	4034.04	4909.23	4036.97	4914.09	8 10 11 15 18	1235
25.5	Palmyra-Apsheron f. z.	2	3	U		C	4016.74	4847.09	4027.59	4901.17	8 10 11 15 18	15
26.5	Palmyra-Apsheron f. z.	6	3			C	4006.87	4833.82	4015.84	4846.12	8 10 11 15 18	15
27.5	Palmyra-Apsheron f. z.	6	3			В	3953.45	4815.94	4006.69	4833.58	8 10 11 15 18	15
28.5	Palmyra-Apsheron f. z.	6	3			В	3952.13	4810.61	3954.10	4814.30	8 10 11 15 18	15
29.5	Palmyra-Apsheron f. z.	6	3		1	B	3926.90	4724.30	3953.54	4809.77	8 10 11 15 18	15
30.5	Palmyra-Ansheron f. z.	6	3			B	3908 19	4657.09	3927 79	4723 44	8 10 11 15 18	15
31.5		2	3	D>T	+NE	Ā	4035 14	4912 59	4036 42	4909 96	1 11 18	1235
32.5		2	ž	m	+9	B	4035.10	4016.06	4035 15	4013 55	1 11 19	125
33 5		2	12				4034 34	4910.00	4033.13	4022.01	1 11 10	15
34 5		2	2				4034.54	4717.70	4032.33	4922.01	1 11 10	13
25 5		2	2	A (6)			4030.87	4900.03	4030.33	4037.21	1 11 10	125
26.5		2	2	(3)			4033.97	4830.90	4035.49	4859.03	1 11 18	15
27.6		2	2	(3)		В	4034.83	4839.84	4036.45	4901.80	1 11 18	15
37.3		4	2	(3)		L.	4034.40	4903.76	4036.47	4905.97	1 11 18	15
30.3 20.6		2	5		+5W	A	4037.76	4902.20	4032.85	4911.53	1 11 18	1235
39.3		2	5	IK	+N	A	4031.96	4925.11	4033.22	4912.36	1 11 18	1235
40.5		2	3	S		A	4030.75	4908.89	4032.80	4911.69	1 11 18	1235
41.5		2	3	S		A	4030.10	4909.82	4032.97	4912.89	1 11 18	135
42.5		2	3	D		B	4031.05	4922.61	4032.51	4920.23	1 11 18	1235
43.5		2	3	D		B	4027.68	4855.82	4031.97	4850.11	1 11 18	135
44.5		2	3	D		<b>A</b>	4029.25	4900.51	4027.21	4902.35	1 11 18	135
45.5		2	3	Т	+N	B	4027.30	4907.82	4027.92	4903.56	1 11 18	125
46.5		2	3	D	1	A	4029.02	4917.98	4030.94	4915.59	1 11 18	135
47.5		2	3	D		B	4028.57	4922.38	4026.47	4923.57	1 11 18	135
48.5		2	3	R	+NW	В	4025.82	4920.13	4024.26	4916.33	1 11 18	15
49.5		2	3	(R)	+N	В	4025.72	4903.97	4025.66	4901.71	1 11 18	15
50.5		2	3	R	+N	В	4024.36	4908.44	4023.77	4905.69	1 11 18	135
51.5		2	3	с С	+S	B	4023.16	4909.12	4023.19	4907.10	1 11 18	15
52.5		2	3	Т	+5	$\bar{\mathbf{c}}$	4023.85	4911 40	4023 80	4909 26	1 11 18	15
53.5		2	3	ST	+N	Ř	4023 10	4912 33	4023 13	4910 78	1 11 18	135
54.5		5	ĩ	(8)		P	4074 00	4852.33	4023.57	4840 05	1 11 12	15
55.5		2	2		1011	A	4024.33	4014 02	4026.37	4010 24	1 11 10	1226
55.5 56.5		4	2	<i>U</i> К Т		P	4021.00	4710.02	4023.43	4710.20	1 11 10	1233
50.3 67 e		4	2	1 T		D	4021.94	4900.80	4021.70	4717.33	1 11 18	1233
J1.3 60 F		4	5	1	+5	A	4021.62	4922.68	4021.70	4919.35	1 11 18	1235
38.3		2	5	D		B	4022.80	4918.12	4019.78	4920.86	1 11 18	15
39.5		2	3	S>>T	+N	A	4020.20	4912.23	4020.46	4917.11	1 11 18	1235
60.5		2	3	(D)		С	4018.76	4915.28	4021.41	4912.66	1 11 18	15
61.5		2	3	S>>R	+SE	B	4023.36	4930.95	4021.99	4926.43	1 11 18	135
62.5	Saliany-Liangabiz f.z.	2	3	N(D)	+E	B	3950.22	4856.42	4005.43	4857.36	6 11 18	15
63.5	Saliany-Liagabiz f.z.	2	3	U		С	3925.81	4901.79	3949.95	4856.54	6 11 18	15

	····								· · · · ·			
N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
64 5	Selienv-Liengehiz fz	2	1 2	D>R	+sw	A	4004.41	4858 47	4008 36	4851.61	6 11 18	1235
64.5	Selienv Lienschie fr	1	15		INE		4014 54	4947 74	4000.50	4940 15	6 11 10	125
03.3	Sallany-Liangaoiz I.z.	4	2		TINE	D	4014.34	4047.74	4009.38	4049.13	0 11 10	135
66.5	Saliany-Liangabiz f.z.	2	3	DR	+NE	В	4009.58	4849.15	4008.12	4855.27	61118	135
67.5	Saliany-Liangabiz f.z.	2	3	Т	+N	A	4013.35	4849.11	4013.33	4847.33	1 11 18	1235
68.5	Saliany-Liangabiz f.z.	2	3	D>R	+NE	B	4013.81	4849.83	4014.80	4847.56	6 11 18	15
60 5	Saliany-Liangahiz f z	12	13	אכת	+NF	R	4014 80	4847 56	4017 36	4847 53	61118	125
70.5	Saliany Liangabia fa	1	15	T		5	4016 72	4049.05	4016.00	4047.05	6 11 10	125
70.5	Sallany-Liangadiz I.Z.	14	2	<b>1</b>	+N	в	4010.73	4848.95	4010.99	4647.05	01118	125
71.5	Saliany-Liangabiz f.z.	2	3	D>N	+E	C	4016.99	4847.05	4020.92	4844.63	6 11 18	15
72.5	Saliany-Liangabiz f.z.	2	3	D>R	+NE	C	4019.86	4846.58	4021.19	4843.17	6 11 18	15
73 5	Saliany-Liangabiz f z	2	1 3	D>N	+F	C I	4021 10	4843 17	4023 30	4842 63	61118	15
74.5	Selieny Lienzehin fa	15	15		NE		4022.19	4043.17	4024.30	4072.05	6 11 10	15
74.5	Sallany-Llangabiz I.Z.	4	2		TNE	L.	4022.58	4842.03	4034.30	4825.40	01118	15
75.5	Saliany-Liangabiz I.z.; Karamarian I.	11	2	TR	+N	A	4038.00	4748.29	4034.13	4823.97	361118	3
76.5	Saliany-Liangabiz f.z.	5	3	(TR)	+NE	B	4034.30	4825.40	4041.22	4743.55	5 18	15
77.5		2	3	D>R	+NE	C	4000 02	4857 28	3957 38	4900 14	1 11 18	115
78 5	1	15	2	TD	±NI	Ĩ	2057 76	4002.69	2057.29	4000 26	1 11 19	15
70.5		15	15		1		3951.10	4903.00	3937.30	4002.02	1 11 10	15
19.5		12	2	0		L C	3930.47	4901.33	3933.38	4903.93	1 11 18	15
80.5		2	3	TR	+N	C	3955.51	4913.97	3956.13	4906.29	1 11 18	15
81.5		2	3	U		C	3956.99	4921.04	4001.66	4920.08	1 11 18	15
82.5	Vandam f z	5	3	т	+NF	B	4043 55	4823 57	4052 11	4808 79	1 17	15
92.5	Vandem f.z	š	12	÷	ANE	6	4050 42	4900 41	4055 41	4902.40	1 17	1.5
63.3		2	2	<u> </u>	TINE	D	4030.42	4009.41	4055.41	4603.49		15
84.5	Vandam I.z.	כן	3	T	+NE	в	4100.82	4747.85	4054.77	4803.84	JI 17	15
85.5	Kodjashen f.	2	3	(TR)	+NE	B	4038.41	4746.90	4103.60	4641.71	4 17	15
86.5		2	3	TR	+NE		4103.63	4644.38	4110.81	4625.02	18	115
875	Shirak f	12	12		ANE	Ĩ	4106.80	4642.20	4041.26	4742 50	17	115
07.5	Silliak I.	1	13		TINE		4100.60	4042.29	4041.20	4743.39	17	15
88.5		2	3	(DK)	+SW	C	4038.41	4746.90	4103.66	4708.01	17	15
89.5	(continuation of the Gheb-Lagodekh	5	3	TR	+NE	B	4114.80	4705.55	4125.55	4653.33	4617	5
	- Saket f. in Georgia)							1	1			1
90.5	(continuation of the Gheb-Lagodekh	5	3	TR	+NF	R	4124 70	4655 37	4136.00	4630 21	4617	5
70.5	Select 6 in Coossie)	1	۲ <b>۰</b>	11			4124.70	4033.37	4130.33	4039.21	4017	1
	- Saket I. In Georgia)	۱.				_						1_
91.5	(continuation of the Gheb-Lagodekh	5	3	TR	+NE	В	4117.38	4704.16	4107.12	4723.28	4617	5
	- Saket f. in Georgia)											1
92.5	(continuation of the Gheb-Lagodekh	5	3	TR	+NE	B	4108.78	4717 87	4100.82	4747 85	4617	5
	- Saket f in Georgia)	<u> </u>	-			-						ľ
02.6	- Saket I. In Georgia)											1
93.5		2	6	(IK)	+NE	C	4043.93	4712.76	4048.16	4653.62	17 18	15
94.5		2	3	(TR)	+NE	<b>C</b>	4056.16	4622.87	4045.32	4653.94	17	15
95.5		2	3	R>D	+NE	C	4114.92	4604.26	4056.13	4629.45	17 18	15
96.5		2	2	DR	+NE	ñ	4110.81	4517 10	4056 13	4620 45	17	15
07.6		1	1.				4119.01	4517.10	4030.13	4029.45		15
97.5		2	5	D>K	+NE	C	4131.60	4511.10	4119.81	4517.10	17	15
98.5	Astara fault	2	3	<b>R(D)</b>	+S₩	B	3923.80	4819.93	3818.00	4852.50	14 16	145
99.5	Astara f.	2	3	R(D)	+SW	C	3923.80	4819.93	3934.99	4756.37	16	15
100.5	Astara f	2	3	RT	+5	C	3930 66	4734 31	3034 20	4750 10	16	15
101.5	Desht-e-Moghen f	5	2	D	10	D	2012 25	1724 75	2012 20	1917 27	14	16
101.5	Dasht a Mashaa f	1	1.		13	D	3912.33	4734.73	3913.30	4017.37	14	15
102.5	Dasht-C-Mognan I.	4	2	ĸ	+3	в	3912.97	4/34.02	3912.07	4703.88	14	15
103.5		2	3	(D)		C	3903.72	4741.01	3927.35	4723.52	14	15
104.5	Herowabad f.	2	3	R(D)	+S₩	B	3816.60	4847.90	3848.83	4839.27	14	15
105.5		2	3	R(D)	+SW	C	3849 15	4759 94	3817 68	4848 47	14	15
106.5		5	2	(D)	Tem	č	2847 64	4914 10	2022 46	4945 00	14	1.5
100.5	Washing Courting 6	1		(1)	<b>T3W</b>	5	3042.04	4014.10	3622.40	4643.08	14	15
107.5	western Caspian I.	0	3			в	4041.76	4901.48	4121.30	4904.24	12	15
108.5	Siazan f.	5	3	R(D)	+S₩	B	4013.93	4936.29	4101.12	4904.55	17	15
109.5	Siazan f.	5	2	R	+SW	A	4103.86	4904.17	4120.55	4808.95	6 17	135
110.5	Kutkashen-Konakhkend f	1	2	S(R)	+5	R	4100.94	4747 72	4102 07	4835 61	17	1725
111.6		-	1.		NIC	2	4107.40	4(4) 20	4102.57	4633.01		12.55
111.5		3	2	ĸ	TNE	C	4137.43	4041.28	4149.40	4017.15	1 1 1 18	15
112.5		5	3	U		С	4046.98	4930.33	4047.03	4938.69	13	15
113.5		2	3	R	+N	B	4045.85	4940.97	4043.27	4958.66	9 13	15
114.5		2	3	U		С	4045 90	4933 69	4045.85	4940 49	9 13	15
115.5		5	2	л П		D	4042.46	5002.01	4020 54	5011 70	12	15
116.5		2	2	0		D	4042.40	5005.91	4039.34	5011.79	13	15
110.5		2	5	ĸ	+NE	В,	4046.57	5000.19	4039.09	5021.81	13	15
117.5		2	3	R	+NE	B	4035.05	5006.32	4029.28	5010.75	13	15
118.5		5	3	U		C	4030.30	5013.24	4027.46	5020.26	13	15
110.5		s	2	n		č	4031 58	5020.29	4029.29	5019 26	12	15
120.5		1	2			5	4031.30	5020.58	4028.38	5018.50	15	13
120.5		2	5	U		U	4034.51	5010.57	4031.49	5020.50	13	15
121.5		5	3	U		С	4024.16	5016.23	4026.45	5026.69	13	15
122.5		5	3	R	+SW	B	4025.54	5021.22	4019.86	5027.15	9 13	15
123 5		2	2	n II		c	4026 19	5029 54	4020 12	5038 08	013	15
124 6		5	5	ň		2	4010.10	5022.04	4007.00	5050.00	12	1.0
124.3	A	4	2	U		2	4012.27	3030.90	4007.98	3033.08	13	13
125.5	Apsneron Inreshald I.z.	2	2	ĸ	+NE	B	4021.41	5033.93	4010.72	5055.11	9 13	15
126.5	Apsheron Threshald f.z.	2	2	R	+NE	B	4009.99	5055.58	4006.49	5100.06	9 13	15
127.5	Apsheron Threshald f.z.	2	2	RD	+NE	B	.4012.23	5103.52	3932.34	5230.22	9 13	15
128 5	Ansheron Threshald f 7	2	5	P	+N	P	3976 36	5305 70	3032 42	5230 47	013	115
120.5	· poreton integnate i.2.	1	5	- <u>n</u>		2	2020.30	5303.19	2022.92	5205 041	0.12	1.5
129.3		2	2	K	TN	ы	3928.45	5230.10	3920.12	2202.00	9 I S	15
130.5		2	3	U		B	3943.22	5101.05	3951.09	5101.94	13	15

Азербайджан и Южный Каспий

<b>N</b>	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	Ŷ	λ	Re	NN ]
131.5		2	3	R	+NE	B	3957.15	5056.37	3951.24	5101.63	13	15
132.5		2	3	U		В	3957.01	5023.65	3946.30	5031.05	13	15
133.5		2	3	R	+NE	В	4009.30	5003.22	3959.15	5009.17	13	15
134.5		2	3	R	+NE	C	4010.12	5000.72	3958.05	5010.24	13	15
135.5		5	3	U		В	4019.89	4953.32	4016.50	4951.91	13	15
136.5		5	3	U		B	4020.35	4951.65	4016.31	4949.78	13	15
137.5		5	3	U		B	4020.14	4947.02	4015.66	4948.60	13	15
138.5		5	3	U		B	4018.66	4944.07	4015.20	4946.82	13	15
139.5		5	3	R	+NE	B	4008.97	4931.12	4005.27	4940.86	13	15
140.5		2	3	R	+NE	B	4006.31	4929.96	3957.68	4942.35	7 13	15
141.5		5	3	U		B	4011.83	4921.25	4006.76	4929.25	13	15
142.5		5	3	ប		В	3959.94	4941.50	3958.14	4942.98	7	15
143.5		5	3	บ		<b>C</b>	3958.05	4943.41	3954.78	4950.29	7	15
144.5		5	3	U		C	3956.85	4941.76	3954.58	4944.97	7	15
145.5		5	3	U		<b>C</b>	3959.49	4938.79	3956.76	4941.41	7	15
146.5		5	3	R	+S	B	3952.11	4946.29	3950.67	4951.97	7	15
147.5		5	3	U		B	3955.10	4940.36	3952.38	4945.34	7	15
148.5		5	3	U		C	3953.72	4938.96	3952.92	4943.33	7	15
149.5		5	3	U		<b>C</b>	3952.54	4940.03	3950.66	4949.61	7	15
150.5		5	3	υ		C	3950.12	4952.91	3949.13	4956.46	13	15
151.5		2	3	NS	+NW	C	4003.02	4948.81	3946.44	4931.60	7	15
152.5		2	3	N(S)	+NW	B	4004.44	4938.50	3941.05	4920.59	7	15
153.5		2	3	N(S)	+NW	<b>c</b>	4004.71	4938.97	4008.59	4945.57	7	15
154.5		2	3	N(S)	+NW	C	3940.13	4920.25	3921.12	4914.52	7	15
155.5		2	3	N(S)	+E	B	3902.69	4913.27	3920.47	4914.29	7	15
156.5		2	3	DR	+NE	B	3946.51	4858.12	3918.27	4913.62	13	15
157.5		5	3	U		B	3951.64	4907.11	3944.54	4911.47	13	15
158.5		2	3	R	+N	C	4014.08	4849.79	4012.61	4905.59	13	15
159.5		2	3	DR	+NE	B	4014.15	4904.26	3958.89	4917.87	13	15
160.5		2	3	D		B	3958.97	4916.69	3946.84	4922.87	13	15
161.5		2	3	D		B	3947.20	4923.22	3936.61	4927.00	7 13	15
162.5		2	3	U		C	3936.15	4927.12	3933.50	4927.86	7 13	15
163.5		2	3	DR	+SW	B	3932.86	4928.22	3927.93	4931.33	7 13	15
164.5		5	3	RD	+NE	B	3933.49	4926.33	3927.84	4931.10	7 13	15
165.5		5	3	DR	+NE	B	3926.29	4931.70	3915.97	4936.61	7 13	15
166.5		5	3	DR	+NE	C	3915.05	4936.86	3909.47	4937.96	7 13	15
167.5		2	3	ប		C	4005.08	4914.23	3955.37	4924.41	13	15
168.5		5	3	U		C	3957.20	4924.16	3952.25	4924.69	13	15
169.5		2	3	R	+SW	B	3955.18	4924.65	3953.46	4927.39	7 13	15
170.5		5	3	R	+SW	B	3953.37	4927.27	3949.29	4932.75	7 13	15
171.5		5	3	R	+SW	C	3953.84	4928.33	3950.48	4933.56	7 13	15
172.5		5	3	U		C	3950.03	4934.75	3943.02	4941.53	7 13	15
173.5		5	3	R	+SW	B	3949.38	4933.57	3940.82	4942.26	7 13	15
174.5		5	3	U	1	C	3939.00	4943.57	3940.82	4942.26	7 13	15
175.5		5	3	R	+SW	B	3937.08	4944.76	3931.97	4948.21	7 13	15
176.5		5	3	U		C	3931.24	4948.69	3925.12	4953.42	7	15
177.5		5	3	U		C	3942.55	4939.53	3937.53	4942.87	7 13	15
178.5		5	3	R	+NE	В	3935.98	4944.18	3932.05	4946.33	7	15
179.5		5	3	U		C	3931.23	4946.92	3927.85	4949.77	7	15
180.5		6	3			B	3918.87	5142.24	3843.16	5037.54	9 13	15
181.5		2	3	N	+NW	В	3940.20	4945.44	3931.01	4939.29	7	15
182.5		2	3	N	+NW	C	3955.27	4957.61	3940.93	4945.44	7	15
183.5		5	3	R	+NE	B	3942.98	4952.61	3939.35	5002.52	7 13	15
184.5		5	3	R	+N	С	3938.98	5003.81	3938.08	5011.11	7	15
185.5		5	3	DR	+SW	В	3913.65	4949.52	3855.94	5005.74	13	15
186.5		5	3	(D)R	+SW	C	3921.68	4941.60	3916.84	4945.39	7 13	15
187.5		5	3	R	+SW	C	3915.84	4946.45	3909.84	4957.73	7	15
188.5		2	3	R	+NE	В	3908.43	4932.71	3857.05	4944.73	7 13	15
189.5		2	3	DR	+E	B	3856.23	4944.74	3845.32	4944.48	13	15
190.5		5	3	U		B	3850.67	4934.76	3845.39	4939.47	13	15
191.5		2	3	R	+SW	B	3853.06	4922.97	3838.93	4932.21	7 13	15
192.5		2	3	R	+sw	С	3904.49	4919.43	3854.44	4922.72	13	15
193.5		2	3	DR	+W	B	3853.43	4911.54	3849.40	4911.95	13	15
194.5		2	3	U		C	3858.16	4908.55	3854.06	4911.29	13	15
195.5		2	3	Ū		Ē	3848.30	4912.55	3845.95	4915.26	13	15
196.5		2	3	Ũ		Ċ	3857.80	4909.14	3853.05	4911.08	13	15
197.5		2	3	Ū		Ē	3851.46	4907.49	3846.34	4908.38	13	15
198.5		2	3	R	+sw	c	3843.78	4908.54	3834.45	4920.18	13	15
199.5	•	5	3	Ü		č	3839.11	4947.55	3835.37	4952.11	13	15
200.5		Š	3	N	+SE	B	3838.96	4955.10	3833.55	4953 39	13	5
201.5		5	3	U		B	3836 77	4959 53	3832 20	5000 83	13	5
· .		- 1	- 1	-	ı I						1	17 I

N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
202.5		5	3	(D)		B	3846.21	4958.79	3842.73	5000.43	13	15
203.5		5	3	R	+NE	В	3857.62	4949.74	3845.76	5004.26	13	15
204.5		5	3	(D)	1	В	3834.70	5016.03	3828.29	5019.40	13	15
205.5		5	3	(N)	+NW	B	3840.11	5018.70	3834.88	5015.91	13	15
206.5		5	3	ับ	1 1	В	3853.11	5017.99	3845.88	5016.01	13	15
207.5		5	3	−U		В	3922.15	5025.70	3913.36	5023.00	13	15
208.5		5	3	(S)		В	3856.34	5120.28	3844.67	5105.65	13	15
209.5		5	3	U		В	3830.75	5039.12	3829.57	5033.20	13	15
210.5		5	3	R	+NW	В	3829.00	5041.32	3827.82	5034.59	13	15
211.5		5	3	U		В	3824.92	5055.56	3822.93	5051.38	13	15
212.5		5	3	U		В	3834.21	5107.35	3831.05	5057.57	13	15
213.5		5	3	U		В	3831.90	5110.58	3830.01	5104.99	13	15
214.5	Central Caspian f.	2	3	N	+W	В	3951.62	5144.10	4028.61	5137.18	2	14

Примечание. 1 - Агамирзоев, Трифонов, 1977; 2 - Голинский и др., 1988; 3 - Гроссгейм, 1949; 4 - Карта активных разломов..., 1986; 5 - Курдин, 1991; 6 - Милановский, 1968; 7 - Нариманов, 1990; 8 - Сахатов, 1976; 9 - Семов и др., 1975; 10 - Тамразян, 1960; 11 - Трифонов, 1983; 12 - Хаин и др., 1966; 13 - Чернов, 1990; 14 - Berberian, 1976, 1977; 15 - Макагоv et al., 1974; 16 - Караханян А.С., новые данные; 17 - Копп М.Л., новые данные; 18 - Трифонов В.Г., новые данные.

#### Приложение 5.1

#### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

#### Appendix 5.1

#### Manifestations of fault activity and methods of offset dating

N2	Sign	N₂	Sign	No	Sign	N₂	Sign
1.5	OF,OD,RS	53.5	OC,RS	110.5	OF,OC,RS;GC	162.5	SP,GD
2.5	RS	54.5	RS	111.5	RS	163.5	SP,GD,OD
3.5	OF,OD	55.5	OF,RS	112.5	SP	164.5	SP,GD,OD
4.5	OF,RS	56.5	OF,RS	113.5	SP,GD,OD,HC	165.5	SP,GD,OD
5.5	OF,RS	57.5	OF,OD,RS	114.5	SP,GD	166.5	SP,GD
6.5	OF,OD,RS	58.5	OF,OD,RS	115.5	SP,GD,OD	167.5	SP,GD,OF
7.5	OF,RS	59.5	OF,RS	116.5	SP,GD,OD	168.5	SP,GD
8.5	OF,OD,RS	60.5	RS	117.5	SP,GD,OD,HC	169.5	SP,GD,OD
9.5	OD,RS	61.5	OF,RS	118.5	SP,GD	170.5	SP,GD,OD
10.5	OD,RS	62.5	OF,OD,RS	119.5	SP,GD	171.5	SP,GD,OD
11.5	OD,RS	63.5	RS,OF	120.5	SP,GD	172.5	SP,GD,OD
12.5	OD,OF,RS	64.5	OF,OD,RS	121.5	SP,GD	173.5	SP,GD,OD
13.5	OF,RS	65.5	OF,RS	122.5	SP,GD,OD	174.5	SP,GD
14.5	OF,RS	66.5	OF,RS	123.5	SP,GD	175.5	SP,GD,OD
15.5	OF,RS	67.5	OF,RS	124.5	SP,GD,OD	176.5	SP,GD
16.5	OF,OD,RS	68.5	OF,RS	125.5	SP,GD,OD	177.5	SP,GD
17.5	OF,OD,RS	69.5	OF,RS	126.5	SP,GD,OD	178.5	SP,GD,OD
18.5	RS	70.5	OF,RS	127.5	SP,GD,OD,HC	179.5	SP,GD
19.5	OF,OD,RS	71.5	OF,RS	128.5	SP,GD,OD,HC	180.5	SP,GD,HC
20.5	OF,RS	72.5	OF,RS	129.5	SP,GD,OD,HC	181.5	SP,GD,OD
21.5	RS	73.5	OF,RS	130.5	SP,GD,OD,HC	182.5	SP,GD
22.5	OF,RS	74.5	OF,RS	131.5	CD,GD,OD,HC	183.5	SP,GD,OD
23.5	RS	76.5	RS,OF	132.5	CD,GD,OD,HC	184.5	SP,GD
24.5	OF,RS	77.5	RS	133.5	SP,GD,OD,HC	185.5	SP,GD,OD
25.5	OF,RS	78.5	RS	134.5	SP,GD,OD,HC	186.5	SP,GD,OD
26.5	GD,RS	79.5	RS	135.5	SP,GD	187.5	SP,GD,OD
27.5	GD,RS	80.5	RS	136.5	SP,GD	188.5	SP,GD,OD,OF
28.5	GD,RS	81.5	RS	137.5	SP,GD	189.5	SP,GD,OD
29.5	GD,RS	82.5	OF,OD,RS	138.5	SP,GD	190.5	SP,GD
30.5	GD,RS	83.5	OF,OD,RS	139.5	SP,GD,OD	191.5	SP,GD,OD
31.5	OF,OD,RS	84.5	OF,OD,RS	140.5	SP,GD,OD,HC	192.5	SP,GD,OD
32.5	OF,RS	85.5	RS,OD,OF	141.5	SP,GD	193.5	SP,GD,OD,HC
33.5	RS	86.5	RS,OF	142.5	SP,GD	194.5	SP,GD,HC
34.5	OF,OD,RS	87.5	RS,OF,OD	143.5	SP,GD	195.5	SP,GD,HC
35.5	RS	88.5	RS,OF	144.5	SP,GD	196.5	SP,GD,HC
36.5	RS	93.5	OF,RS	145.5	SP,GD	197.5	SP,GD,HC
37.5	RS	94.5	OF,RS	146.5	SP,GD,OD	198.5	SP,GD,OD,HC
38.5	OF,OD,RS	95.5	OF,RS	147.5	SP,GD	199.5	SP,GD
39.5	OF,OD,RS	96.5	OF,RS	148.5	SP,GD	202.5	SP,GD,OD
40.5	OC,RS	97.5	OF,RS	149.5	SP,GD	203.5	SP,GD,OD
41.5	OD,OT,RS	98.5	OD,OF,RS,HC	150.5	SP,GD	204.5	SP,GD

Азербайджан и Южный Каспий

No	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign
125	OF.RS	99.5	RS	151.5	SP,GD,OD,HC	205.5	SP,GD
42.5	OD.RS	100.5	RS	152.5	SP,GD,OD,OF,HC	206.5	SP,GD
43.5	OC.RS	101.5	OD,RS	153.5	SP,GD,OF,HC	207.5	SP,GD
45.5	OF.RS	102.5	OD,RS	154.5	SP,GD,OF,HC	208.5	SP,GD
45.5	OF.RS	103.5	RS	155.5	SP,GD,OD,OF,HC	209.5	SP,GD
40.5	OF.RS	104.5	OD,OF,RS	156.5	SP,GD,OD,OF,HC	210.5	SP,GD,OD
49.5	OF.RS	105.5	OF.RS	157.5	SP,GD	211.5	SP,GD
40.5	OF.RS	106.5	OF.RS	158.5	SP,GD,OF	212.5	SP,GD
50.5	OF.RS.OD	107.5	GD,RS	159.5	SP,GD,OD,OF,HC	213.5	SP,GD
51.5	OF RS	108.5	RS.OF	160.5	SP.GD.OF.HC	214.5	OF.GD.ER
52.5	RS	109.5	RS,OF,DC,HT,CE;GC	161.5	SP,GD,OD,OF,HC		

### Приложение 5.2

#### Наклоны плоскостей разломов

### Appendix 5.2

### Dip of faults

N₂	An-As	Site	Ne	An-As	Site	Ne	An-As	Site	N₂	An-As	Site
6.5	50 65 NN		16.5	60 60 NN		39.5	40 45 NN		57.5	30 35 SS	
7.5	60 65 NE		17.5	34 50 NN	1		60 70 NN		59.5	35 50 NN	1
8.5	50 60 NE		19.5	34 50 NN		40.5	75 80 SE		64.5	65 65 SW	
9.5	40 42 SW		24.5	85 85 NW		42.5	65 65 NE		67.5	20 30 NN	
10.5	45 45 SW		31.5	38 42 NE		45.5	45 45 NN		69.5	50 60 SW	
11.5	80 85 SW		32.5	30 30 SS		55.5	50 50 SW	1	70.5	37 52 NN	
13.5	35 40 SW		34.5	60 65 NN			53 53 NE		110.5	80 85 SS	
14.5	35 40 SS		38.5	40 60 SW		56.5	30 60 SS				

### Приложение 5.3

### Амплитуды и скорости перемещений по разломам

### Appendix 5.3

#### Offsets and rates of motion on faults

N₂	Md	T	V	Site	Ng	Md	T	v	Site
1.5	S5 7	Q4	1		46.5	D1.5 2	Q4		
6.5	V1 1	Q4	1		47.5	D1.5 1.5	Q41		
7.5	V0.3 0.3	Q42	1		50.5	V0.5 0.5	Q4		
8.5	T0.5 0.5	Q41			53.5	S1 1	Ô4		
9.5	V0.5 0.5	Q4			55.5	V0.1 0.8	Ô4		
10.5	V0.8 0.8	03+04				D1.12	Õ4		
15.5	S1 1	Q32				D/R=10/1			
17.5	V0.5 0.5	Ŏ4			56.5	V0.3 0.5	041		
19.5	S10 10	03-04			57.5	T0.3 0.5	Ò41		
	S2 2	(04)			59.5	S3 3	Ô4		
22.5	S1.5 1.5	041-(042)				V0.2 0.2	Ò4		
24.5	V0.2 0.2	032-041	1		61.5	S0.2 0.4	Ò41		
	S4.5 4.5	03-04	ł	ł	64.5	D8 10	<b>O</b> 32+O4		
	S1.5 1.5	032-04		1		D3 3	<b>0</b> 4		
31.5	D2 2.5	Q41				D2 2	Q42	VD0.3 0.4	
	V0.3 0.5	Õ41				V3 3.5	03+04		
38.5	V0.5 0.5	Ò4				V0.9 1.1	032+04		
39.5	VII	032-04		W		D/R=9/1		1	
	V0.4 0.4	04	1	E	65.5	D1 1.5	04		
40.5	S12 12	032-04		-	66.5	DI 1.5	04		
41.5	S2.7.5	032-04			67.5	V0.3.0.5	04		[
42.5	D1.5 1.5	032-041	1	1	75.5	V1.01.1	1000vrs		
43.5	D0.5 0.5	04			109.5	R800 1000	02-04	VR1.0 1.0.3	4110.00 4855.00
44.5	D2 2	Q4			110.5	\$500 800	Q2		4105.00 4800.00

N	Name	t	V	Se	Up	R	Y	λ	Ϋ́	λ	Re	NN
202.5		5	3	(D)		В	3846.21	4958.79	3842.73	5000.43	13	15
203.5		5	3	R	+NE	В	3857.62	4949.74	3845.76	5004.26	13	15
204.5		5	3	(D)	!	В	3834.70	5016.03	3828.29	5019.40	13	15
205.5		5	3	(N)	+NW	В	3840.11	5018.70	3834.88	5015.91	13	15
206.5		5	3	U		В	3853.11	5017.99	3845.88	5016.01	13	15
207.5		5	3	υ		В	3922.15	5025.70	3913.36	5023.00	13	15
208.5		5	3	(S)		В	3856.34	5120.28	3844.67	5105.65	13	15
209.5		5	3	U		В	3830.75	5039.12	3829.57	5033.20	13	15
210.5		5	3	R	+NW	В	3829.00	5041.32	3827.82	5034.59	13	15
211.5		5	3	υ		В	3824.92	5055.56	3822.93	5051.38	13	15
212.5		5	3	U	-	В	3834.21	5107.35	3831.05	5057.57	13	15
213.5		5	3	U	ł	В	3831.90	5110.58	3830.01	5104.99	13	15
214.5	Central Caspian f.	2	3	N	+W	B	3951.62	5144.10	4028.61	5137.18	2	14

Примечание. 1 - Агамирзоев, Трифонов, 1977; 2 - Голинский и др., 1988; 3 - Гроссгейм, 1949; 4 - Карта активных разломов..., 1986; 5 - Курдин, 1991; 6 - Милановский, 1968; 7 - Нариманов, 1990; 8 - Сахатов, 1976; 9 - Семов и др., 1975; 10 - Тамразян, 1960; 11 - Трифонов, 1983; 12 - Хаин и др., 1966; 13 - Чернов, 1990; 14 - Berberian, 1976, 1977; 15 - Макагоv et al., 1974; 16 - Караханян А.С., новые данные; 17 - Копп М.Л., новые данные; 18 - Трифонов В.Г., новые данные.

#### Приложение 5.1

#### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

#### **Appendix 5.1**

#### Manifestations of fault activity and methods of offset dating

N₂	Sign	₩.	Sign	N₂	Sign	N⁰	Sign
1.5	OF,OD,RS	53.5	OC,RS	110.5	OF,OC,RS;GC	162.5	SP,GD
2.5	RS	54.5	RS	111.5	RS	163.5	SP,GD,OD
3.5	OF,OD	55.5	OF,RS	112.5	SP	164.5	SP,GD,OD
4.5	OF,RS	56.5	OF,RS	113.5	SP,GD,OD,HC	165.5	SP,GD,OD
5.5	OF,RS	57.5	OF,OD,RS	114.5	SP,GD	166.5	SP,GD
6.5	OF,OD,RS	58.5	OF,OD,RS	115.5	SP,GD,OD	167.5	SP,GD,OF
7.5	OF,RS	59.5	OF,RS	116.5	SP,GD,OD	168.5	SP,GD
8.5	OF,OD,RS	60.5	RS	117.5	SP,GD,OD,HC	169.5	SP,GD,OD
9.5	OD,RS	61.5	OF,RS	118.5	SP,GD	170.5	SP,GD,OD
10.5	OD,RS	62.5	OF,OD,RS	119.5	SP,GD	171.5	SP,GD,OD
11.5	OD,RS	63.5	RS,OF	120.5	SP,GD	172.5	SP,GD,OD
12.5	OD,OF,RS	64.5	OF,OD,RS	121.5	SP,GD	173.5	SP,GD,OD
13.5	OF,RS	65.5	OF,RS	122.5	SP,GD,OD	174.5	SP,GD
14.5	OF,RS	66.5	OF,RS	123.5	SP,GD	175.5	SP,GD,OD
15.5	OF,RS	67.5	OF,RS	124.5	SP,GD,OD	176.5	SP,GD
16.5	OF,OD,RS	68.5	OF,RS	125.5	SP,GD,OD	177.5	SP,GD
17.5	OF,OD,RS	69.5	OF,RS	126.5	SP,GD,OD	178.5	SP,GD,OD
18.5	RS	70.5	OF,RS	127.5	SP,GD,OD,HC	179.5	SP,GD
19.5	OF,OD,RS	71.5	OF,RS	128.5	SP,GD,OD,HC	180.5	SP,GD,HC
20.5	OF,RS	72.5	OF,RS	129.5	SP,GD,OD,HC	181.5	SP,GD,OD
21.5	RS	73.5	OF,RS	130.5	SP,GD,OD,HC	182.5	SP,GD
22.5	OF,RS	74.5	OF,RS	131.5	CD,GD,OD,HC	183.5	SP,GD,OD
23.5	RS	76.5	RS,OF	132.5	CD,GD,OD,HC	184.5	SP,GD
24.5	OF,RS	77.5	RS	133.5	SP,GD,OD,HC	185.5	SP,GD,OD
25.5	OF,RS	78.5	RS	134.5	SP,GD,OD,HC	186.5	SP,GD,OD
26.5	GD,RS	79.5	RS	135.5	SP,GD	187.5	SP,GD,OD
27.5	GD,RS	80.5	RS	136.5	SP,GD	188.5	SP,GD,OD,OF
28.5	GD,RS	81.5	RS	137.5	SP,GD	189.5	SP,GD,OD
29.5	GD,RS	82.5	OF,OD,RS	138.5	SP,GD	190.5	SP,GD
30.5	GD,RS	83.5	OF,OD,RS	139.5	SP,GD,OD	191.5	SP,GD,OD
31.5	OF,OD,RS	84.5	OF,OD,RS	140.5	SP,GD,OD,HC	192.5	SP,GD,OD
32.5	OF,RS	85.5	RS,OD,OF	141.5	SP,GD	193.5	SP,GD,OD,HC
33.5	RS	86.5	RS,OF	142.5	SP,GD	194.5	SP,GD,HC
34.5	OF,OD,RS	87.5	RS,OF,OD	143.5	SP,GD	195.5	SP,GD,HC
35.5	RS	88.5	RS,OF	144.5	SP,GD	196.5	SP,GD,HC
36.5	RS	93.5	OF,RS	145.5	SP,GD	197.5	SP,GD,HC
37.5	RS	94.5	OF,RS	146.5	SP,GD,OD	198.5	SP,GD,OD,HC
38.5	OF,OD,RS	95.5	OF,RS	147.5	SP,GD	199.5	SP,GD
39.5	OF,OD,RS	96.5	OF,RS	148.5	SP,GD	202.5	SP,GD,OD
40.5	OC,RS	97.5	OF,RS	149.5	SP,GD	203.5	SP,GD,OD
41.5	OD,OT,RS	98.5	OD,OF,RS,HC	150.5	SP,GD	204.5	SP,GD

110

Азербайджан и Южный Каспий

No	Sign	Ne	Sign	No	Sign	M₂	Sign
425	OF.RS	99.5	RS	151.5	SP,GD,OD,HC	205.5	SP,GD
42.5	OD.RS	100.5	RS	152.5	SP,GD,OD,OF,HC	206.5	SP,GD
43.5	OC.RS	101.5	OD,RS	153.5	SP,GD,OF,HC	207.5	SP,GD
45.5	OF RS	102.5	OD,RS	154.5	SP,GD,OF,HC	208.5	SP,GD
43.5	OF.RS	103.5	RS	155.5	SP,GD,OD,OF,HC	209.5	SP,GD
40.5	OF RS	104.5	OD,OF,RS	156.5	SP,GD,OD,OF,HC	210.5	SP.GD.OD
41.5	OF RS	105.5	OF.RS	157.5	SP,GD	211.5	SP.GD
40.5	OF.RS	106.5	OF.RS	158.5	SP,GD,OF	212.5	SP,GD
47.5	OF RS.OD	107.5	GD.RS	159.5	SP.GD.OD.OF.HC	213.5	SP.GD
51.5	OF RS	108.5	RSOF	160.5	SP.GD.OF.HC	214.5	OF.GD.ER
51.5	RS	109.5	RS,OF,DC,HT,CE;GC	161.5	SP,GD,OD,OF,HC		

### Приложение 5.2

#### Наклоны плоскостей разломов

#### Appendix 5.2

### Dip of faults

.

<u>N₂</u>	An-As	Site	N₂	An-As	Site	Ne	An-As	Site	N₂	An-As	Site
6.5	50 65 NN		16.5	60 60 NN		39.5	40 45 NN		57.5	30 35 SS	
7.5	60 65 NE		17.5	34 50 NN			60 70 NN		59.5	35 50 NN	
8.5	50 60 NE		19.5	34 50 NN		40.5	75 80 SE		64.5	65 65 SW	
9.5	40 42 SW		24.5	85 85 NW		42.5	65 65 NE		67.5	20 30 NN	
10.5	45 45 SW		31.5	38 42 NE		45.5	45 45 NN		69.5	50 60 SW	
11.5	80 85 SW	i i	32.5	30 30 SS		55.5	50 50 SW		70.5	37 52 NN	
13.5	35 40 SW		34.5	60 65 NN			53 53 NE		110.5	80 85 SS	
14.5	35 40 SS		38.5	40 60 SW		56.5	30 60 SS				

### Приложение 5.3

### Амплитуды и скорости перемещений по разломам

### Appendix 5.3

#### Offsets and rates of motion on faults

<u>№</u>	Md	T	V	Site	Ng	Md	Ť	V	Site
1.5	S5 7	Q4			46.5	D1.5 2	Q4		
6.5	V11	Q4			47.5	D1.5 1.5	Q41		
7.5	V0.3 0.3	Q42			50.5	V0.5 0.5	<b>O</b> 4		
8.5	T0.5 0.5	Õ41			53.5	S1 1	Õ4		
9.5	V0.5 0.5	Ô4			55.5	V0.1 0.8	04		
10.5	V0.8 0.8	<b>03+04</b>	1			D1.12	04		
15.5	SI 1	032				D/R=10/1			
17.5	V0.5 0.5	Ò4			56.5	V0.3 0.5	041		
19.5	S10 10	03-04			57.5	T0.3 0.5	041		
	S2 2	(04)			59.5	S3 3	04		
22.5	S1.5 1.5	041-(042)				V0.2 0.2	04		
24.5	V0.2 0.2	032-041		-	61.5	S0.2 0.4	<b>O</b> 41		
ł	S4.5 4.5	03-04			64.5	D8 10	<b>Ò32+04</b>		
	S1.5 1.5	032-04				D3 3	04		
31.5	D2 2.5	041				D2 2	<b>Ò</b> 42	VD0.3 0.4	
	V0.3 0.5	<b>O</b> 41	1			V3 3.5	03+04		
38.5	V0.5 0.5	<u>04</u>	1			V0.91.1	032+04		
39.5	V1 1	032-04		W		D/R=9/1	<b>x</b> = <b>x</b> .		
	V0.4 0.4	04		Ē	65.5	DI 1.5	04		
40.5	S12 12	032-04		-	66 5	DI 15	04		
41.5	S2.7 5	032-04			67.5	V0305	04		
42.5	D1.51.5	032-041			75 5		1000vrs		
43.5	D0.5 0.5	04			109.5	R800 1000	02-04	VR10103	4110.00 4855.00
44.5	D2 2	04	1		110.5	S500 800	02		4105.00 4800.00

N	Name	t	۷	Se	Úp	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
202.5		5	3	(D)		В	3846.21	4958.79	3842.73	5000.43	13	15
203.5		5	3	R	+NE	В	3857.62	4949.74	3845.76	5004.26	13	15
204.5		5	3	(D)		В	3834.70	5016.03	3828.29	5019.40	13	15
205.5		5	3	(N)	+NW	В	3840.11	5018.70	3834.88	5015.91	13	15
206.5		5	3	U		В	3853.11	5017.99	3845.88	5016.01	13	15
207.5		5	3	U		В	3922.15	5025.70	3913.36	5023.00	13	15
208.5		5	3	(S)		В	3856.34	5120.28	3844.67	5105.65	13	15
209.5		5	3	Ū		В	3830.75	5039.12	3829.57	5033.20	13	15
210.5		5	3	R	+NW	В	3829.00	5041.32	3827.82	5034.59	13	15
211.5		5	3	U		В	3824.92	5055.56	3822.93	5051.38	13	15
212.5		5	3	U		В	3834.21	5107.35	3831.05	5057.57	13	15
213.5		5	3	U		В	3831.90	5110.58	3830.01	5104.99	13	15
214.5	Central Caspian f.	2	3	N	+W	В	3951.62	5144.10	4028.61	5137.18	2	14

Примечание. 1 - Агамирзоев, Трифонов, 1977; 2 - Голинский и др., 1988; 3 - Гроссгейм, 1949; 4 - Карта активных разломов..., 1986; 5 - Курдин, 1991; 6 - Милановский, 1968; 7 - Нариманов, 1990; 8 - Сахатов, 1976; 9 - Семов и др., 1975; 10 - Тамразян, 1960; 11 - Трифонов, 1983; 12 - Хаин и др., 1966; 13 - Чернов, 1990; 14 - Berberian, 1976, 1977; 15 - Макагоv et al., 1974; 16 - Караханян А.С., новые данные; 17 - Копп М.Л., новые данные; 18 - Трифонов В.Г., новые данные.

#### Приложение 5.1

#### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

#### Appendix 5.1

#### Manifestations of fault activity and methods of offset dating

N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign
1.5	OF,OD,RS	53.5	OC,RS	110.5	OF,OC,RS;GC	162.5	SP,GD
2.5	RS	54.5	RS	111.5	RS	163.5	SP,GD,OD
3.5	OF,OD	55.5	OF,RS	112.5	SP	164.5	SP,GD,OD
4.5	OF,RS	56.5	OF,RS	113.5	SP,GD,OD,HC	165.5	SP,GD,OD
5.5	OF,RS	57.5	OF,OD,RS	114.5	SP,GD	166.5	SP,GD
6.5	OF,OD,RS	58.5	OF,OD,RS	115.5	SP,GD,OD	167.5	SP,GD,OF
7.5	OF,RS	59.5	OF,RS	116.5	SP,GD,OD	168.5	SP,GD
8.5	OF,OD,RS	60.5	RS	117.5	SP,GD,OD,HC	169.5	SP,GD,OD
9.5	OD,RS	61.5	OF,RS	118.5	SP,GD	170.5	SP,GD,OD
10.5	OD,RS	62.5	OF,OD,RS	119.5	SP,GD	171.5	SP,GD,OD
11.5	OD,RS	63.5	RS,OF	120.5	SP,GD	172.5	SP,GD,OD
12.5	OD,OF,RS	64.5	OF,OD,RS	121.5	SP,GD	173.5	SP,GD,OD
13.5	OF,RS	65.5	OF,RS	122.5	SP,GD,OD	174.5	SP,GD
14.5	OF,RS	66.5	OF,RS	123.5	SP,GD	175.5	SP,GD,OD
15.5	OF,RS	67.5	OF,RS	124.5	SP,GD,OD	176.5	SP,GD
16.5	OF,OD,RS	68.5	OF,RS	125.5	SP,GD,OD	177.5	SP,GD
17.5	OF,OD,RS	69.5	OF,RS	126.5	SP,GD,OD	178.5	SP,GD,OD
18.5	RS	70.5	OF,RS	127.5	SP,GD,OD,HC	179.5	SP,GD
19.5	OF,OD,RS	71.5	OF,RS	128.5	SP,GD,OD,HC	180.5	SP,GD,HC
20.5	OF,RS	72.5	OF,RS	129.5	SP,GD,OD,HC	181.5	SP,GD,OD
21.5	RS	73.5	OF,RS	130.5	SP,GD,OD,HC	182.5	SP,GD
22.5	OF,RS	74.5	OF,RS	131.5	CD,GD,OD,HC	183.5	SP,GD,OD
23.5	RS	76.5	RS,OF	132.5	CD,GD,OD,HC	184.5	SP,GD
24.5	OF,RS	77.5	RS	133.5	SP,GD,OD,HC	185.5	SP,GD,OD
25.5	OF,RS	78.5	RS	134.5	SP,GD,OD,HC	186.5	SP,GD,OD
26.5	GD,RS	79.5	RS	135.5	SP,GD	187.5	SP,GD,OD
27.5	GD,RS	80.5	RS	136.5	SP,GD	188.5	SP,GD,OD,OF
28.5	GD,RS	81.5	RS	137.5	SP,GD	189.5	SP,GD,OD
29.5	GD,RS	82.5	OF,OD,RS	138.5	SP,GD	190.5	SP,GD
30.5	GD,RS	83.5	OF,OD,RS	139.5	SP,GD,OD	191.5	SP,GD,OD
31.5	OF,OD,RS	84.5	OF,OD,RS	140.5	SP,GD,OD,HC	192.5	SP,GD,OD
32.5	OF,RS	85.5	RS,OD,OF	141.5	SP,GD	193.5	SP,GD,OD,HC
33.5	RS	86.5	RS,OF	142.5	SP,GD	194.5	SP,GD,HC
34.5	OF,OD,RS	87.5	RS,OF,OD	143.5	SP,GD	195.5	SP,GD,HC
35.5	RS	88.5	RS,OF	144.5	SP,GD	196.5	SP,GD,HC
36.5	RS	93.5	OF,RS	145.5	SP,GD	197.5	SP,GD,HC
37.5	RS	94.5	OF,RS	146.5	SP,GD,OD	198.5	SP,GD,OD,HC
38.5	OF,OD,RS	95.5	OF,RS	147.5	SP,GD	199.5	SP,GD
39.5	OF,OD,RS	96.5	OF,RS	148.5	SP,GD	202.5	SP,GD,OD
40.5	OC,RS	97.5	OF,RS	149.5	SP,GD	203.5	SP,GD,OD
41.5	OD,OT,RS	98.5	OD,OF,RS,HC	150.5	SP,GD	204.5	SP,GD

Азербайджан и Южный Каспий

	Sign	Ne	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign
425	OF,RS	99.5	ŔŚ	151.5	SP,GD,OD,HC	205.5	SP,GD
42.5	OD.RS	100.5	RS	152.5	SP,GD,OD,OF,HC	206.5	SP,GD
43.5	OC.RS	101.5	OD,RS	153.5	SP,GD,OF,HC	207.5	SP,GD
45.5	OF.RS	102.5	OD,RS	154.5	SP,GD,OF,HC	208.5	SP.GD
45.5	OF RS	103.5	RS	155.5	SP.GD.OD.OF.HC	209.5	SP.GD
40.5	OF.RS	104.5	OD,OF,RS	156.5	SP,GD,OD,OF,HC	210.5	SP,GD,OD
41.5	OFRS	105.5	OF.RS	157.5	SP.GD	211.5	SP.GD
40.5	OF RS	106.5	OF.RS	158.5	SP.GD.OF	212.5	SP.GD
49.5	OF RS OD	107.5	GD.RS	159.5	SP.GD.OD.OF.HC	213.5	SP.GD
50.5	OF RS	108 5	RS OF	160.5	SP.GD.OF.HC	214.5	OF GD FR
51.5	RS	109.5	RS,OF,DC,HT,CE;GC	161.5	SP,GD,OD,OF,HC		

### Приложение 5.2

### Наклоны плоскостей разломов

### Appendix 5.2

### Dip of faults

No	An-As	Site	N₂	An-As	Site	N₂	An-As	Site	N₂	An-As	Site
6.5	50 65 NN		16.5	60 60 NN		39.5	40 45 NN		57.5	30 35 SS	
7.5	60 65 NE		17.5	34 50 NN			60 70 NN		59.5	35 50 NN	1
8.5	50 60 NE		19.5	34 50 NN		40.5	75 80 SE		64.5	65 65 SW	
9.5	40 42 SW		24.5	85 85 NW		42.5	65 65 NE		67.5	20 30 NN	
10.5	45 45 SW		31.5	38 42 NE		45.5	45 45 NN		69.5	50 60 SW	
11.5	80 85 SW		32.5	30 30 SS		55.5	50 50 SW		70.5	37 52 NN	1 1
13.5	35 40 SW		34.5	60 65 NN			53 53 NE		110.5	80 85 SS	
14.5	35 40 SS		38.5	40 60 SW		56.5	30 60 SS	1			

### Приложение 5.3

### Амплитуды и скорости перемещений по разломам

### Appendix 5.3

#### Offsets and rates of motion on faults

Ng	Md	T	V	Site	Ng	Md	Ť	v	Site
1.5	S5 7	Q4			46.5	D1.5 2	Q4		
6.5	VI 1	Q4			47.5	D1.5 1.5	Q41		
7.5	V0.3 0.3	Q42			50.5	V0.5 0.5	<b>Õ</b> 4		
8.5	T0.5 0.5	Q41			53.5	SI 1	<b>Õ</b> 4		
9.5	V0.5 0.5	Õ4			55.5	V0.1 0.8	Ô4		
10.5	V0.8 0.8	03+04				D1.12	Ô4		
15.5	S1 I	<b>032</b>				D/R=10/1		Ì	
17.5	V0.5 0.5	Ò4			56.5	V0.3 0.5	041		
19.5	S10 10	<b>03-04</b>			57.5	T0.3 0.5	<b>O</b> 41		
	S2 2	(04)			59.5	S3 3	Ô4		
22.5	S1.5 1.5	041-(042)				V0.2 0.2	Ò4		
24.5	V0.2 0.2	032-041			61.5	S0.2 0.4	Ò41		
	S4.5 4.5	03-04			64.5	D8 10	<b>Ò32+O4</b>		
	S1.5 1.5	032-04				D3 3	04		
31.5	D2 2.5	041		1		D2 2	042	VD0.3 0.4	
	V0.3 0.5	<b>O</b> 41				V3 3.5	03+04		
38.5	V0.5 0.5	04				V0.91.1	032+04		
39.5	VII	032-04		w		D/R = 9/1	<b>x x</b> .		
	V0.4 0.4	04		E	65 5	DIIS	04		
40.5	S12 12	032-04		12	66.5	DIIS	Õ4		
41.5	S2.7 5	032-04			67.5	V0305	104		
42.5	DI515	032-041			75 5		1000vrs		
43.5	D0.50.5	04			100 5	R800 1000	02-04	VRIDIDE	4110 00 4855 00
44.5	D2 2	No.			109.5	SS00 800	No.	111101.0.5	4105 00 4800 00

#### Сейсмические проявления в зонах разломов

## Приложение 5.4

#### Appendix 5.4

### Manifestations of seismicity in fault zones

N⁰	Seis	Date	γλ	Н	Add
98.5	M5.5 5.5	1 986			Epicentral area of the 1986 earthquake Epicentres of other strong earthquakes
214.5	M6.4 6.4 18 8 Caspian earthquake	06.03.86		20 30	N-S, 70 km

#### Приложение 5.5

#### Прочие сведения о разломах

### Appendix 5.5

### Other data on faults

N₂	Data	Ne	Data
1.5	S	108.5	Q2(-Q3-Q4);S. It is offset by the Western Caspian f.
2.5	S	109.5	Q2(-Q3-Q4);S, (UC)
3.5	Q42;S. Cracks and normal faults	110.5	S. The fault is stright in the East, but in the West it
			forms the arch, convex to the North
4.5	Q41;S	111.5	S
5.5	Q32;S	112.5	S
6.5	S	113.5	S, UC
7.5	S	114.5	S,(UC)
8.5	Q41;S	115.5	S
9.5	S	116.5	S.(UC)
10.5	S	117.5	S
11.5	Q41;S. Sinistral striation in the fault zone	118.5	s
12.5	Q32-Q41;S	119.5	s
13.5	Q4:S	120.5	s
14.5	Q32-Q41;S	121.5	s
15.5	s	122.5	s
16.5	Q3-Q4;S. Landslides out of the allochthon	123.5	S.UC
17.5	Q4:S	124.5	s
18.5	Q3-(Q4);S	125.5	S.UC
19.5	S	126.5	s.uc
20.5	S	127.5	S.UC
21.5	S	128.5	S.UC
22.5	S, UC	129.5	S.(UC)
23.5	O3:S	130.5	S
24.5	S, UC	131.5	s
25.5	03-04:S. UC	132.5	s
26.5	03-04	133.5	s
27.5	03-04:US	134.5	s
28.5	03-04:S. UC	135.5	s
29.5	03-04:S. UC	136.5	S
30.5	03-04:S. UC. The fault zone is continued to SW by the inferred small faults	137.5	S
31.5	s	138.5	s
32.5	S	139.5	s
33.5	S	140.5	š
34.5	03-041:5	141.5	ŝ
35.5	S	142 5	Š
36.5	s	143 5	Č
37 5	s	144 5	č
38.5		145 5	6
20.5		146.5	5
40.5		140.5	5 c
41 4		142 4	
42 5		140.5	
42.5		147.5	c
43.5		150.5	S ALCY
44.5		151.5	
43.5	0	152.3	
40.3		133.3	
41.3	>	134.5	13,0C

453       6       55       S.UC         56       57.5       S         57.5       5       153.5       S         57.5       153.5       153.5       153.5         57.5       153.5       153.5       153.5         57.5       153.5       153.5       153.5         58.5       163.5       SUC)         59.5       164.5       SUC)         50.5       171.5       SUC)         51.5       171.5       SUC)         51.5       171.5       SUC)         52.5       171.5       SUC)       SUC) <tr< th=""><th></th><th>IC</th><th>155.5</th><th>IS.UC</th></tr<>		IC	155.5	IS.UC
425       5       137.5         425       5       157.5         425       5       159.5         425       5       159.5         425       5       159.5         425       5       161.5         425       5       162.5         425       5       162.5         425       5       162.5         425       5       162.5         425       5       162.5         425       5       163.5         425       5       163.5         425       5       163.5         426       5       163.5         427       5       163.5         428       5       164.5         5       102.0       102.5         5       102.0       103.5         5       102.0       103.5         5       102.0       103.5         63       102.5       103.5         63       102.5       103.5         64.5       103.5       173.5         77.5       103.5       173.5         78.5       103.5       173.5         79.7	48.5	5 c. The fault consists of two nearly narallel branches	156.5	S.UC
93       155       155         93       156       157         93       156       156         93       156       156         93       156       156         93       157       15       162         93       157       15       162         93       157       15       162         94       15       162       150         95       15       163       162         95       15       163       162         95       164       163       164         95       164       163       164         95       164       164       164         95       164       164       164         95       164       164       164         95       164       164       164         95       164       164       164         95       164       164       164         95       164       164       170         95       164       170       170       170         95       164       171       170       171         95	49.5		157 5	S
91.5       5       100 - 100	50.5	5	1595	5
92.5     S     The fault continues to the West by three reverse faults     100.5       93.5     S     100.5       94.5     S     162.5       95.5     164.5     164.5       95.5     164.5     164.5       95.5     164.5     165.5       95.6     167.5     165.5       95.7     164.5     165.5       95.8     167.5     165.5       95.9     164.5     165.5       95.8     167.5     165.5       95.9     164.5     175.5       95.8     164.5     175.5       95.8     175.5     175.5       95.8     175.5     175.5       95.8     175.5     175.5       95.9     175.5     175.5       95.9     175.5     175.5       95.9     175.5     175.5       95.9     175.5     175.5       95.9     175.5     175.5       95.9     175.5     175.5       95.9     175.5     175.5       95.9     175.5     175.5	51.5	S	150.5	
31.5     5.7.1.     100.1     5.4.0.0.7       32.5     5.8.0.0.7     100.3     5.0.0.7       32.5     5.8.0.0.7     100.3     5.0.0.7       32.5     5.8.0.0.7     100.3     5.0.0.7       32.5     5.8.0.0.7     100.3     5.0.0.7       32.5     5.8.0.0.7     100.3     5.0.0.7       32.5     5.7.1.     100.3     5.0.0.7       32.5     5.0.0.7     100.3     100.3       32.5     5.0.0.7     100.3     100.3       32.5     5.0.0.7     100.3     100.3       33.5     5.0.0.7     100.3     100.3       33.5     5.0.0.7     100.3     100.3       33.5     5.0.0.7     100.3     100.3       33.5     5.0.0.7     100.3     100.3       33.5     5.0.0.7     100.3     100.3       33.5     5.0.0.7     100.3     100.3       34.5     100.3     100.3     100.3       35.5     100.3     100.3     100.3       35.5     100.3     100.3     100.3       35.5     100.3     100.3     100.3       35.5     100.3     100.3     100.3       35.5     100.3     100.3     100.3	52.5	S	159.5	(UC)
54.5         5           55.5         5           56.5         8           57.5         5           58.6         163.5           58.7         5           58.7         5           58.7         5           58.7         163.5           59.7         163.5           50.7         163.5           50.7         163.5           51.7         163.5           52.7         163.5           53.7         164.5           53.7         164.5           53.7         164.5           53.7         164.5           53.7         164.5           54.7         165.5           55.7         173.5           56.7         173.5           66.7         173.5           67.8         173.5           67.9         173.5           67.9         174.5           67.9         174.5           67.9         174.5           67.9         174.5           67.9         174.5           67.9         174.5           67.9         174.5           67.	53.5	S. The fault continues to the West by three reverse faults	100.5	S,(UC)
55.5       5       162.5       5.40C)         57.5       5       162.5       5.40C)         57.5       5       164.5       5         57.5       5       163.5       5.40C)         57.5       5       163.5       5.40C)         55.5       163.5       5.40C)       163.5         57.5       163.5       163.5       163.5         58.7       164.5       163.5       163.5         59.5       164.5       173.5       173.5         50.5       174.5       173.5       173.5         51.5       173.5       173.5       173.5         51.5       173.5       173.5       173.5       173.5         51.5       173.5       173.5       173.5       173.5       173.5         51.5       173.5	54.5	S	161.5	S,(UC)
5         16.3 S, KUC)           5         16.4 S           55.5         16.4 S           55.5         16.5 S, KUC)           63.5         17.5 S           64.5         S, UC. The Saliany-Liangabiz fault is built by arched segments, convex to the segments = DN or N. The W-tending parts of the segments = D or D>>N or D>>N. The W-tending parts of the segments = D or D>>N or D>>N. The W-tending parts of the segments = D or D>>N or D>>N. The W-tending parts of the segments, convex to the SW. The W-tending parts of the segments = D or D>>N or D>>N or D>>R. The N-thereafting parts of the segments = D or D>>N or D>>N or D>>R. The N-thereafting parts of the segments = D or D>>N or D>>N or D>>R. The N-thereafting parts of the segments = D or D>>N or D>>R. The N-thereafting parts of the segments = D or D>>N or D>>R. The N-thereafting parts of the segments = D or D>>N or D>>R. The N-thereafting parts of the segments = D N or N. The W-trending parts of the segments, convex to the SW. The W-tending parts of the segments = D N or N. The W-trending parts of the segments = D or R or R. No. No. The W-trending parts of the segments = D N or N. The W-trending parts of the segments = D N or N. The W-trending parts of the segments = D N or N. The W-trending parts of the segments = D N or N. The W-trending parts or R or N. The W-trending part	55.5	S	162.5	S,(UC)
5     164.5 [S       5     The fault is accompanied by the N-trending micrograben     165.5 [S,(UC)       635     5     167.5 [S       635     5     177.5 [S       635     5     177.5 [S       636     173.5 [S       637     173.5 [S       638     173.5 [S       639     173.5 [S       630     173.5 [S       631     173.5 [S       632     174.5 [S       633     175.5 [S       634     173.5 [S       635     174.5 [S       635     174.5 [S       635     175.5 [S       736     175.5 [S       737     175.5 [S       738     175.5 [S       739     175.5 [S       745     175.5 [S <td>56.5</td> <td>S</td> <td>163.5</td> <td>S,(UC)</td>	56.5	S	163.5	S,(UC)
155         5. The fault is accompanied by the N-trending micrograben         165.5 S_UCC)           155         5.         165.5 S_UCC)           156         5.         165.5 S_UCC)           157         5.         165.5 S_UCC)           158         165.5 S_UCC)         165.5 S_UCC)           159         5.         165.5 S_UCC)           150         5.         165.5 S_UCC)           150         5.         165.5 S_UCC)           150         5.         170.5 S           150         5.         171.5 S           151         03.24/5. UC. The Saliany-Lingabiz fault is built by arched segments, express to the Sugments = DN or N. The W-trending parts of the segments, express to the SUB         172.5 S           151         03.24/5. UC. The Saliany-Lingabiz fault is built by arched segments, express to the SUB         173.5 S           152         03.24/5. UC. The Saliany-Lingabiz fault is built by arched segments, express to the SUB         173.5 S           153         03.24/5. UC. The Saliany-Lingabiz fault is built by arched segments, express to the SUB         173.5 S           153         03.24/5. UC. The Saliany-Lingabiz fault is built by arched segments, express the SUB         173.5 S           154         03.24/5. UC. The Saliany-Lingabiz fault is built by arched segments, express the SUB         173.5 S	57.5	S	164.5	S
255       5       166.5       5(UC)         253       5       167.5       5         254       23.204.5, UC. Scarp in topography, damming the Adjikabul Lake       169.5       5         253       35, UC. Inferred continuation of the fault 62.5       170.5       5         254       35, UC. Inferred continuation of the fault 62.5       170.5       5         255       35, UC. Inferred continuation of the fault 62.5       171.5       5         256       171.5       5       171.5       5         265       172.5       5       171.5       5         265       172.5       173.5       5       173.5       5         265       172.5       173.5       5       173.5	59.5	S The fault is accompanied by the N-trending micrograben	165.5	S,(UC)
25       5         25       5         25       5         25       2         26       3         26       3         26       3         26       3         27       5         35       3         28       U.C. The Saliany-Liangabic fluit is built by arched segments, convex to the formating parts of the segments = D or D>-N to D>>R. The N- rending parts of the segments = D or N. The W-trending parts of the segments = T or R.         27.5       174.5         28.0       The Netroding parts of the segments, convex to the formating parts of the segments = D or D>-N to The Netroding parts of the segments, convex to the SW. The NW-trending parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>-R. The Netroding parts of the segments = D or D>-N to D>	50.5		166.5	S.(UC)
91-3       5       62.5       8         92.5       92.04%, UC. Scarp in topography, damming the Adjitabel Lake       169.5       8         92.5       92.04%, UC. Scarp in topography, damming the Adjitabel Lake       170.5       8         92.5       92.04%, UC. Scarp in topography, damming the Adjitabel Lake       170.5       8         92.5       92.04%, UC. Scarp into of the segments = D or D>>N or D>>R. The N-trending parts of the segments = D N or N. The W-trending parts of the segments = D or D>>N or D>>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>>N or D>>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>>N or D>>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>>N or D>>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>>N or D>>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>>R. The N-trending parts of the segment = D or D>>N or D>         72.5       02-04%, UC       181.5 % (UC)         73.5       02-04%, UC       182.5 % (UC)         75.6       180.5 % (UC)       182.5 % (UC)         75.7       02-04%, UC       182.5 % (UC)         75.8       182.5 %       182.5 %         75.9       02-04%, UC       182.5 % (UC)         75.5       02-04%       182.5 %         7	59.5		167.5	S
9.1-5     32-Q4,S, UC. Scarp in topography, damming the Adjitabel Lake     199.5       9.3     53, UC. The Saliany-Lingabic fluit is built by arched segments, convex to the formation of the fault of the segments = D or D>N Ro D>N. The N-trending parts of the segments = D or D>N Ro D>N. The N-trending parts of the segments = D or D>N Ro D>N. The N-trending parts of the segments = D or D>N Ro D>N. The N-trending parts of the segments = D or D>N Ro D>N. The N-trending parts of the segments = D or D>N Ro D>N. The N-trending parts of the segments = D or D>N Ro No D>N. The N-trending parts of the segments = D or D>N Ro Porton Dove to the SW. The NW-trending parts of the segments = D or D>N to Porton Dove to the SW. The NW-trending parts of the segments = D or D>N to Porton Dove to the SW. The NW-trending parts of the segments = D or D>N to Porton Dove to the SW. The NW-trending parts of the segments = D or D>N to Porton Dove to the SW. The NW-trending parts of the segments = D or D>N to Porton Dove to the SW. The NW-trending parts of the segments = D TO Porton Dove To P	00.5	5	168 5	s
02-5       02-70, 31, 02-70, 32, 02-7	01.5	3 02 04.5 LIC Scarp in topography demming the Adjikabul Lake	160 5	e de la companya de la
633       5, UC. Interfered communication (autor (aut	62.5	(0.5-04,5, 00, Scarp in upography, damining the Adjikaodi Cake	170 5	5
64.3       S, UC. Inferstating-Language ranks of the segments = D or D>N, The W-trending parts of the segments = D or D>N, The W-trending parts of the segments = D or D>N, The W-trending parts of the segments = D or D>N, The W-trending parts of the segments = D or D>N, The W-trending parts of the segments, convex to the SW. The NW-trending parts of the segments = D or D>N, The W-trending parts of the SEGMENT, Segment = DN or N. The W-trending parts of the SEGMENT, Segment = DN or N. The W-trending parts of the SEGMENT, Segment = DN or N. The W-trending parts of the SEGMENT, Segment = DN or N. The W-trending parts of the SEGMENT, Segment = DN or N. The W-trending parts of the	63.5	S, UC. Interred continuation of the fault of 2.5	170.5	3
SW, The NW-itending parts of the segments = DN or DD>N or DD>K. The V- trending parts of the segments = DN or N. The W-itending parts of the segments = T or R         172.5           65.5         173.5           65.7         174.5           66.8         174.5           67.5         174.5           68.6         174.5           69.7         174.5           69.7         174.5           69.7         174.5           69.7         174.5           69.7         174.5           69.7         174.5           60.7         174.5           60.7         174.5           60.7         174.5           61.7         175.5           7.8         175.5           7.9         175.5           7.1         03-Q4.5, UC           7.2         175.5           7.3         175.5           7.4         03-Q4.5, UC           7.5         185.5           8.5         185.5           8.5         185.5           8.5         185.5           8.5         185.5           8.5         185.5           8.5         185.5           8.5	64.5	S, UC. The Saliany-Liangabiz fault is built by arched segments, convex to the	171.5	5
iterading parts of the segments = DN or N. The W-trending parts of the         iterading parts of the segments = T or R           65.5         172.5 S           67.5         174.5 S           67.6         175.5 S           67.7         174.5 S           67.8         175.5 S           67.9         175.5 S           67.5         175.5 S           67.6         175.5 S           67.7         175.5 S           67.8         177.5 S           67.9         177.5 S           7.5         177.5 S           7.5         177.5 S           7.6         177.5 S           7.7         180.5 (30-(34-(3, UC))           7.8         182.5 S           7.8         182.5 S           7.8         182.5 S           7.8         182.5 S           7.9         182.5 S           7.9         182.5 S           7.9         182.5 S           7.9         182.5 S           7.9 <td></td> <td>SW. The NW-trending parts of the segments = D or D&gt;&gt;N or D&gt;&gt;R. The N-</td> <td></td> <td></td>		SW. The NW-trending parts of the segments = D or D>>N or D>>R. The N-		
segments = T or R         172.5 S           663         173.5 S           664         173.5 S           665         174.5 S           665         175.5 S           665         175.5 S           675         174.5 S           685         175.5 S           705         175.5 S           705         175.5 S           705         175.5 S           706         77.5 S           707         175.5 S           708         175.5 S           709         175.5 S           701         02-Q4.5, UC           702         180.5 Q3-Q4.5, UC           703         20-Q4.5, UC           715         Q3-Q4.5, UC           715         Q3-Q4.5, UC           715         Q3-Q4.5, UC           715         Q3-Q4.5           715         S           80         182.5 S           81.5         S           82.5         Q2(Q3-Q4).5, UC           81.5         S           82.5         Q2(Q3-Q4).5, UC           83.5         Q3-Q4.5           93.5         S           93.6         Q3-Q4.5 <td></td> <td>trending parts of the segments = DN or N. The W-trending parts of the</td> <td></td> <td></td>		trending parts of the segments = DN or N. The W-trending parts of the		
65.5       172.5 S         67.5       174.5 S         67.5       174.5 S         67.5       175.5 S         68.5       175.5 S         68.5       175.5 S         70.5       175.5 S         70.7       175.5 S         71.6       175.5 S         72.5       170.5 S         73.5       180.5 Q3-Q4:S,UC         74.5       Q3-Q4:S, UC         75.7       177.5 Q3-Q4:S, UC         75.8       182.5 S         75.9       29.4 S         75.8       182.5 S         76.5       182.5 S         77.5       177.5 S         78.5       182.5 S         79.5       182.5 S         79.5       183.5 S         79.5       183.5 S         79.5       183.5 S         79.5       183.5 S         79.5       193.5 S         79.6		segments = T or R		
66.5       173.5 S         67.5       174.5 S         68.5       175.5 S         69.5       175.5 S         69.5       176.5 S         71.5       Q3-Q4;S, UC. The Salimy-Lingabiz fault is built by arched segments. toarvex to the SW. The NV-trending parts of the segments = D or D>>N or D>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>R. The N-trending parts of the segments = D or D>>N or D>2-Q4,S, UC         73.5       3       180.5 S         73.5       3       180.5 S         73.5       3       180.5 S         73.5       3       182.5 S         73.5       5       182.5 S         73.6       24.43       182.5 S         73.7       32-Q4.5, UC       188.5 S         73.5       3       192.5 S         73.5       192.5 S       193.5 S         73.6       24.45, UC       193.5 S         74.5       24.5 S       193.5 S <td>65.5</td> <td></td> <td>172.5</td> <td>S</td>	65.5		172.5	S
67.5       174.5         68.5       175.5         68.5       176.5         70.5       176.5         70.5       177.5         71.5       Q3-Q4.5, UC. The Saliany-Liangabiz fault is built by arched segments, convex to the SW. The NW-trending parts of the segments = D N or N. The W-trending parts of the segments = D N or N. The W-trending parts of the segments = D N or N. The W-trending parts of the segments = D N or N. The W-trending parts of the segments = DN or N. The W-trending par	66.5		173.5	S
723       175 5         603       176 5         603       176 5         705       176 5         715       176 5         715       176 5         715       177 5         715       170 7         715       170 7         716       170 7         717 7       170 7         718       170 7         718       170 7         719 7 </td <td>67.5</td> <td></td> <td>174.5</td> <td>Is</td>	67.5		174.5	Is
02-0       176.5         70.5       70.5         70.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         71.5       70.7         72.5       180.5         73.5       180.5         73.5       180.5         73.6       70.7         73.7       70.7         74.5       180.5         75.8       180.5         75.8       180.5         75.9       8         75.9       8         75.9       8         75.9       180.5         75.9       180.5         75.9       190.5         75.9       190.5         75.9       190.5         75.9 </td <td>29.5</td> <td></td> <td>175 5</td> <td>s</td>	29.5		175 5	s
09-2       177.3         71.5       Q3-Q4;S, UC. The Saliany-Liangabiz fault is built by arched segments, convex to the SW. The NW-trending parts of the segments = D or D>>N or D       178.5         72.5       178.5       178.5         72.5       179.5       180.5         73.5       180.5       03-Q4;S, UC         74.6       Q3-Q4;S, UC       181.5         75.7       Q3-Q4;S, UC       181.5         75.8       180.5       S         75.9       Q3-Q4;S, UC       182.5         75.9       Q3-Q4;S, UC       182.5         75.9       S       188.5         80.5       S       186.5         81.5       183.5       S         82.5       Q3-Q4;S, UC       183.5         83.5       Q3-Q4;S, UC       188.5         84.5       Q3-Q4;S, UC       189.5         84.5       Q3-Q4;S, UC       190.5         85.5       Q3-Q4;S, UC       190.5         85.6       Q3-Q4;S, UC       190.5         85.7       Q3-Q4;S, UC       190.5         85.8       Q3-Q4;S       190.5         95.9       Q3-Q4;S       190.5         95.9       Q3-Q4;S       190.5	00.5		176 5	8
70.5       Q3-Q4;S, UC. The Saliany-Liangabiz fault is built by arched segments, convex to the SW. The NW-trending parts of the segments = D or D>>N or D>=N. The NV-trending parts of the segments = T or R       178.5         73.5       178.5       178.5         73.5       178.5       178.5         73.5       178.5       178.5         73.5       178.5       178.5         73.5       178.5       178.5         73.5       178.5       178.5         73.5       178.5       178.5         73.5       178.5       178.5         73.5       178.5       178.5         73.5       179.5       178.5         73.6       179.2, Q2-Q4;S,UC       181.5         73.6       179.2, Q2-Q4;S,UC       182.5         73.5       185.5       185.5         73.5       182.5       187.5         73.5       182.5       187.5         73.6       122.5       187.5         73.7       122.4       187.5         73.7       122.4       187.5         73.7       122.4       189.5         73.7       122.4       189.5         73.7       122.4       183.5         73.7       1	09.5		177 6	
71.5       (32-44;S, UC. The Sallady-Linggiosz nuit is out by arched segments = D D>N or         D>>R. The N-trending parts of the segments = D N or N. The W-trending parts of the segment = D N or N. The W-trending parts of the segment = D N or N. The W-trending parts of the segment = D N or N. The W-trending parts of the segment = D N or N. The W-trending parts of the segment = D N or N. The W-trending parts of the segment = D N or N. The W-trending parts of the segment = D N or N. The W-trending parts of the segment = D N or N. The W-trending parts of the segment = D N or N. The W-trending parts of the segment = D N or N. The W-trending parts of the segment = D N or N. The W-trending parts of the segment = D N or N. The W-trending parts of the segment = D N or N. The W-trending parts of the	70.5		177.5	
convex to the SW. The NW-trending parts of the segments = D or D>>N or           D>>R. The N-trending parts of the segments = D N or N. The W-trending parts of the segments = T or R           172.5           173.6           174.6           02-Q4;S, UC           175.7           176.7           177.7           02-Q4;S, UC           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           178.7           179.7           179.7           179.7           179.7           179.7           179.7           179.7           179.7           179.7           179.7           179.7           179.7           179.7           179.7           179.7           179.7           179	71.5	Q3-Q4;S, UC. The Saliany-Liangabiz fault is built by arched segments,	1/8.5	5
D>>R. The N-trending parts of the segments = DN or N. The W-trending parts of the segments = T or R         179.5 [s]           72.5         180.5 [Q3-Q4;S,UC         181.5 [S,(UC)           76.5         Q2(-Q3-Q4)S,UC         182.5 [S,(UC)           77.6         Q3-Q4;S         182.5 [S,(UC)           78.5         Q3-Q4;S         183.5 [S]           78.5         Q3-Q4;S         184.5 [S]           78.5         Q3-Q4;S         185.5 [S]           80.5         S         185.5 [S]           80.5         S         185.5 [S]           80.5         Q3-Q4;S,UC         189.5 [S]           81.5         Q2(-Q3-Q4);S,UC         189.5 [S]           82.5         Q2(-Q3-Q4);S,UC         190.5 [S]           82.5         Q3-Q4;S,UC         190.5 [S]           82.5         Q3-Q4;S,UC         190.5 [S]           82.5         Q3-Q4;S,UC         190.5 [S]           83.5         Q3-Q4;S,UC         193.5 [S]           84.5         Q3-Q4;S,UC         193.5 [S]           93.5         Q3-Q4;S         193.5 [S]           93.5         Q3-Q4;S         193.5 [S]           93.5         Q3-Q4;S         20.5 [S]           93.5         Q3-Q4;S		convex to the SW. The NW-trending parts of the segments = D or D>>N or		
parts of the segments = T or R         199.5 [S           73.5         180.5 [O2-4;, SUC           74.5         Q3-Q4; S, UC           76.5         Q2-(Q3-Q4); S, UC           77.5         Q3-Q4; S           78.5         Q3-Q4; S           78.5         Q3-Q4; S           79.5         S           80.5         S           80.5         S           81.5         S           82.5         Q2-Q3-Q4); S, UC           83.5         Q2-Q3-Q4); S, UC           84.5         Q2-Q3-Q4); S, UC           85.5         Q3-Q4; S           85.6         Q3-Q4; S           86.7         Q2-Q3-Q4); S, UC. Each fault of the Zakataly-Sheki zone is the arch, convex to the SW and joined with the adjacent arched fault segments         194.5           91.5         Q3-Q4; S         Q3-Q4; S           92.5         Q3-Q4; S         Q3-Q4; S           93.5         Q3-Q4; S         Q3-Q4; S           93.5         Q3-Q4; S         Q3-Q4; S           93.5		D>>R. The N-trending parts of the segments = DN or N. The W-trending		
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $		parts of the segments = T or R		
73.5 $30$ -Q4; S, UC $180$ , $10$ -G, $20$ -Q4; S, UC $74.5$ $22$ -Q3-Q4; S, UC $181.5$ S, UC) $77.5$ $23$ -Q4; S $182.5$ S, UC) $77.5$ $23$ -Q4; S $182.5$ S $79.5$ S $185.5$ S $80.5$ S $185.5$ S $80.5$ S $185.5$ S $81.5$ S $185.5$ S $81.5$ S $187.5$ S $82.5$ $02(-03-04)$ ; S, UC $188.5$ S $83.5$ $02(-03-04)$ ; S, UC $189.5$ S $84.5$ $02(-03-04)$ ; S, UC $189.5$ S $82.5$ $02(-03-04)$ ; S, UC $199.5$ S $82.5$ $02(-03-04)$ ; S, UC $199.5$ S $82.5$ $03-04.5$ $199.5$ S $82.5$ $03-04.5$ $199.5$ S $82.5$ $03-04.5$ $199.5$ S $92.5$ $03-04.5$ $199.5$ S $93.5$ $03-04.5$ $200.5$	72.5		179.5	IS
74.5       Q3-Q4;S, UC       181.5       S, UC)         76.5       Q2(Q3-Q4);S, UC       182.5       S, UC)         78.5       Q3-Q4;S       183.5       S         80.5       S       185.5       S         80.5       S       185.5       S         80.5       S       185.5       S         80.5       S       185.5       S         81.5       S       185.5       S         82.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       189.5       S         83.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       189.5       S         84.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       190.5       S         85.5       Q3-Q4;S       191.5       S         85.5       Q3-Q4;S       191.5       S         85.5       Q3-Q4;S       192.5       S         85.5       Q3-Q4;S       193.5       S         85.5       Q3-Q4;S       193.5       S         90.5       VC       Each fault of the Zakataly-Sheki zone is the arch, convex to the SW and joined with the adjacent arched fault segments       195.5       S         90.5       Q3-Q4;S       199.5       S       S       S         91.5       Q3-Q4;S	73.5		180.5	03-04:S.UC
7.5 $Q2_{1}Q3_{2}Q4_{1}S, UC$ 182.5       S, UUC)         77.5 $Q3_{2}Q4_{1}S$ 183.5       S         79.5       S       185.5       S         80.5       S       185.5       S         80.5       S       185.5       S         80.5       S       185.5       S         81.5       S       185.5       S         82.5 $Q2_{1}Q3_{2}Q4_{1}S, UC$ 188.5       S         83.5 $Q2_{2}(Q3_{2}Q4_{1}S, UC$ 188.5       S         84.5 $Q2_{2}Q3_{2}Q4_{1}S, UC$ 189.5       S         84.5 $Q2_{2}Q4_{2}S, UC$ 189.5       S         84.5 $Q2_{2}Q4_{2}S, UC$ 190.5       S         85.6 $Q3_{2}Q4_{2}S$ 191.5       S         85.7 $Q3_{2}Q4_{2}S, UC$ 192.5       S         85.7 $Q3_{2}Q4_{2}S, UC$ 192.5       S         95.9 $Q2_{2}Q3_{2}Q4_{2}S, UC$ 192.5       S         95.9 $Q3_{2}Q4_{2}S, UC$ 199.5       S         95.9 $Q3_{2}Q4_{2}S, UC$ 200.5       S         95.9 $Q3_{2}Q4_{2}S, UC$ 20.5<	74.5	03-04:S. UC	181.5	S(UC)
10.5       22(3) Q4(S)       182,5 S         7.5       Q3-Q4(S)       184,5 S         7.8       Q3-Q4(S)       184,5 S         80.5       S       185,5 S         80.5       S       185,5 S         80.5       S       185,5 S         81.5       S       185,5 S         82.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       188,5 S         83.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       189,5 S         84.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       190,5 S         85.5       Q3-Q4;S       191,5 S         86.5       Q3-Q4;S, UC       190,5 S         87.5       Q3-Q4;S, UC       192,5 S         88.6       Q3-Q4;S, UC       192,5 S         90.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC. Each fault of the Zakataly-Sheki zone is the arch, convex to the SW and joined with the adjacent arched fault segments       195,5 S         90.5       Q3-Q4;S       199,5 S         91.5       Q3-Q4;S       200,5 S         92.5       194,5 S       S         93.5       Q3-Q4;S       201,5 S         93.5       Q3-Q4;S       201,5 S         93.5       Q3-Q4;S       201,5 S         93.5       Q3-Q4;S       203,5 S         93.	76.5	02(-03-04) \$ 110	182 5	S (IIC)
17.3       Q2-Q4;S       183-5         795       S       185.5         80.5       S       185.5         80.5       S       185.5         80.5       S       187.5         81.5       S       187.5         82.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       188.5         83.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       189.5         84.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       190.5         85.5       Q3-Q4;S, UC       190.5         86.5       Q3-Q4;S, UC       190.5         87.5       Q3-Q4;S, UC       193.5         89.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC. Each fault of the Zakataly-Sheki zone is the arch, convex to the SW and joined with the adjacent arched fault segments       195.5         90.5       197.5       197.5         91.5       197.5       197.5         92.5       198.5       198.5         93.5       Q3-Q4;S       200.5         94.5       Q3-Q4;S       201.5         95.5       Q3-Q4;S       202.5         97.5       Q3-Q4;S       203.5         98.5       Q3-Q4;S       203.5         98.5       Q3-Q4;S       203.5         99.5       Q3-Q4;S       205.5	70.5	(2(-2)-(2+), 5, 0)	192 5	
18.5 $(2)-(4)$ $(3)-5$ 80.55185.580.55185.581.55185.581.55185.582.5 $(2)$ $(2)$ 22( $(2)$ - $(2)$ $(2)$ 188.583.5 $(2)$ $(2)$ 84.5 $(2)$ $(2)$ 84.5 $(2)$ $(2)$ 84.5 $(2)$ $(2)$ 84.5 $(2)$ $(2)$ 84.5 $(2)$ $(2)$ 85.5 $(2)$ $(2)$ 85.5 $(2)$ $(2)$ 85.5 $(2)$ $(2)$ 85.5 $(2)$ $(2)$ 85.5 $(2)$ $(2)$ 85.5 $(2)$ $(2)$ 90.5 $(2)$ $(2)$ 91.5 $(2)$ $(2)$ 92.5 $(2)$ $(2)$ 93.5 $(2)$ $(2)$ 93.5 $(2)$ $(2)$ 93.5 $(2)$ $(2)$ 93.5 $(2)$ $(2)$ 93.5 $(2)$ $(2)$ 93.5 $(2)$ $(2)$ 94.5 $(2)$ $(2)$ 95.5 $(2)$ $(2)$ 95.5 $(2)$ $(2)$ 95.5 $(2)$ $(2)$ 95.5 $(2)$ $(2)$ 95.5 $(2)$ $(2)$ 95.5 $(2)$ $(2)$ 95.5 $(2)$ $(2)$ 95.5 $(2)$ $(2)$ 95.5 $(2)$ $(2)$ 95.5 $(2)$ $(2)$ 95.5 $(2)$ $(2)$ 95.5 $(2)$ $($	11.5	102.04.5	105.5	5
79.5       85.5         80.5       8         81.5       S         81.5       S         81.5       S         81.5       S         82.5       (2(-Q3-Q4);S, UC         83.5       (2(-Q3-Q4);S, UC         84.5       (2(-Q3-Q4);S, UC         84.5       (2(-Q3-Q4);S, UC         84.5       (2(-Q3-Q4);S, UC         85.5       (3-2-Q4;S)         85.5       (3-2-Q4;S, UC         87.5       (3-2-Q4;S, UC         87.5       (2-Q3-Q4);S, UC. Each fault of the Zakataly-Sheki zone is the arch, convex to the SW and joined with the adjacent arched fault segments         90.5       194.5         91.5       197.5         92.5       198.5         93.5       (2-Q4;S)         94.5       (3-Q4;S)         95.5       (3-Q4;S)         96.5       (3-Q4;S)         97.5       (3-Q4;S)         98.5       (3-Q4;S)         99.5       (2-Q4;S)         99.5       (2-Q4;S)         99.5       (3-Q4;S)         99.5       (3-Q4;S)         99.5       (3-Q4;S)         99.5       (3-Q4;S)	78.5	Q3-Q4;5	184.5	5
80.5       S       186.5         81.5       S       187.5         82.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       189.5         84.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       189.5         84.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       190.5         85.5       Q3-Q4;S       191.5         86.5       Q3-Q4;S       192.5         87.5       Q3-Q4;S, UC       194.5         88.5       Q3-Q4;S, UC       194.5         88.5       Q3-Q4;S, UC. Each fault of the Zakataly-Sheki zone is the arch, convex       195.5         bt       to the SW and joined with the adjacent arched fault segments       196.5         91.5       197.5       197.5         91.5       197.5       197.5         91.5       197.5       197.5         92.5       197.5       198.5         93.5       Q3-Q4;S       200.5         93.5       Q3-Q4;S       200.5         94.5       Q3-Q4;S       200.5         95.5       Q3-Q4;S       202.5         97.5       Q3-Q4;S       202.5         97.5       Q3-Q4;S       202.5         97.5       Q3-Q4;S       202.5         97.5       Q3-Q4;S       202.5 </td <td>79.5</td> <td>S</td> <td>185.5</td> <td>8</td>	79.5	S	185.5	8
81.5       S       22-03-Q4);S, UC       187.5 [S         82.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       189.5 [S         83.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       190.5 [S         85.5       Q3-Q4;S       191.5 [S         86.5       Q3-Q4;S       192.5 [S         87.5       Q3-Q4;S, UC       193.5 [S         88.5       Q3-Q4;S, UC       193.5 [S         89.5       Q3-Q4;S, UC       195.5 [S         89.5       Q3-Q4;S, UC       195.5 [S         90.5       195.5 [S       195.5 [S         91.5       195.5 [S       195.5 [S         92.5       196.5 [S       197.5 [S         93.5       Q3-Q4;S       200.5 [S         93.5       Q3-Q4;S       201.5 [S         95.5       Q3-Q4;S       205.5 [S,(UC) </td <td>80.5</td> <td>S</td> <td>186.5</td> <td>S</td>	80.5	S	186.5	S
122.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       188.5         83.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       189.5         84.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       190.5         85.5       Q3-Q4;S       191.5         86.5       Q3-Q4;S       192.5         87.5       Q3-Q4;S, UC       192.5         88.5       Q3-Q4;S, UC       192.5         88.5       Q3-Q4;S, UC       193.5         89.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC. Each fault of the Zakataly-Sheki zone is the arch, convex       195.5         90.5       194.5       S         90.5       195.5       S         91.5       197.5       S         92.5       197.5       S         93.5       Q3-Q4;S       200.5         94.5       Q3-Q4;S       201.5         95.5       Q3-Q4;S       202.5         97.5       Q3-Q4;S       202.5         97.5       Q3-Q4;S       202.5         97.5       Q3-Q4;S       202.5         97.5       Q3-Q4;S       202	81.5	S	187.5	S
83.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       189.5       S         84.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC       190.5       S         85.5       Q3-Q4;S       191.5       S         86.5       Q3-Q4;S       192.5       S         87.5       Q3-Q4;S       193.5       S         87.5       Q3-Q4;S       193.5       S         87.5       Q3-Q4;S, UC       194.5       S         87.5       Q3-Q4;S, UC       194.5       S         90.5       Q3-Q4;S, UC       194.5       S         90.5       UC       194.5       S         90.5       195.5       S       195.5       S         91.5       197.5       S       195.5       S         92.5       194.5       Q3-Q4;S       195.5       S         93.5       Q3-Q4;S       199.5       S       S         94.5       Q3-Q4;S       200.5       S       S         95.5       Q3-Q4;S       201.5       S       S         95.5       Q3-Q4;S       202.5       S       S         95.5       Q3-Q4;S, UC       204.5       S,(UC)       100.5       S,(UC)         100.5 <t< td=""><td>82.5</td><td>Q2(-Q3-Q4);S, UC</td><td>188.5</td><td>S</td></t<>	82.5	Q2(-Q3-Q4);S, UC	188.5	S
84.5       Q2(Q3-Q4);S, UC       190.5       S         85.5       Q3-Q4;S       191.5       S         86.5       Q3-Q4;S       192.5       S         87.5       Q3-Q4;S       192.5       S         87.5       Q3-Q4;S       192.5       S         87.5       Q3-Q4;S, UC       193.5       S         89.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC. Each fault of the Zakataly-Sheki zone is the arch, convex to the SW and joined with the adjacent arched fault segments       194.5       S         90.5       91.5       197.5       S       S         91.5       197.5       S       198.5       S         92.5       03-Q4;S       199.5       S       S         93.5       Q3-Q4;S       200.5       S       S         93.5       Q3-Q4;S       200.5       S       S         93.5       Q3-Q4;S       201.5       S       S         95.5       Q3-Q4;S       203.5       S       S       S         95.5       Q3-Q4;S       203.5       S       S       S       S         95.5       Q3-Q4;S       203.5       S       S       S       S       S         95.5       Q3-Q	83.5	02(-03-04):S. UC	189.5	s
85.5       Q3-Q4;S       191.5         86.5       Q3-Q4;S       192.5         87.5       Q3-Q4;S       193.5         88.5       Q3-Q4;S, UC       193.5         88.5       Q3-Q4;S, UC       194.5         89.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC. Each fault of the Zakataly-Sheki zone is the arch, convex to the SW and joined with the adjacent arched fault segments       194.5         90.5       91.5       194.5         91.5       195.5       S         92.5       196.5       S         93.5       Q3-Q4;S       195.5         94.5       Q3-Q4;S       195.5         92.5       198.5       S         93.5       Q3-Q4;S       199.5         94.5       Q3-Q4;S       200.5         95.5       Q3-Q4;S       201.5         95.5       Q3-Q4;S       202.5         97.5       Q3-Q4;S       202.5         97.5       Q3-Q4;S       202.5         97.5       Q3-Q4;S       203.5         97.5       Q3-Q4;S       205.5         97.5       Q3-Q4;S       205.5         97.5       Q3-Q4;S       205.5         97.5       Q3-Q4;S       205.5      I	84.5	02(-03-04):S. UC	190.5	s
86.5       Q3-Q4;S       192.5         87.5       Q3-Q4;S       193.5         88.5       Q3-Q4;S, UC       194.5         89.5       Q2(-Q3-Q4);S, UC. Each fault of the Zakataly-Sheki zone is the arch, convex to the SW and joined with the adjacent arched fault segments       195.5         90.5       197.5       197.5         91.5       197.5       197.5         92.5       198.5       199.5         93.5       Q3-Q4;S       199.5         94.5       Q3-Q4;S       200.5         95.5       Q3-Q4;S       200.5         95.5       Q3-Q4;S       200.5         95.5       Q3-Q4;S       201.5         96.5       Q3-Q4;S       201.5         96.5       Q3-Q4;S       203.5         97.5       Q3-Q4;S       203.5         98.5       Q3-Q4;S       203.5         98.5       Q3-Q4;S       203.5         99.5       Q3-Q4;S       203.5         98.5       Q3-Q4;S       203.5         98.5       Q3-Q4;S       203.5         99.5       Q3-Q4;S       203.5         99.5       Q3-Q4;S       203.5         99.5       Q3-Q4;S       205.5 <td>85.5</td> <td>03-04-5</td> <td>101 5</td> <td>s</td>	85.5	03-04-5	101 5	s
00-5       02-04;S       192-5         88.5       03-04;S, UC       194.5         89.5       02(-Q3-Q4);S, UC. Each fault of the Zakataly-Sheki zone is the arch, convex to the SW and joined with the adjacent arched fault segments       195.5         90.5       194.5       195.5         91.5       196.5       197.5         92.5       196.5       197.5         92.5       198.5       197.5         92.5       198.5       197.5         92.5       198.5       199.5         92.5       198.5       199.5         92.5       198.5       199.5         92.5       198.5       199.5         92.5       198.5       199.5         93.5       03-04;S       200.5         95.5       03-04;S       201.5         95.5       03-04;S       202.5         98.5       03-04;S       203.5         98.5       03-04;S       205.5         99.5       03-04;S       205.5         99.5       03-04;S       205.5         99.5       03-04;S       206.5         99.5       03-04;S       205.5         90.5       03-04;S       200.5	86.5	03-04.9	102 5	5
197.5       197.5       197.5       3         88.5       Q3-Q4;S, UC       194.5       S         90.5       196.5       S       195.5       S         90.5       196.5       S       195.5       S         90.5       196.5       S       197.5       S         92.5       198.5       S       197.5       S         93.5       Q3-Q4;S       199.5       S       198.5       S         94.5       Q3-Q4;S       199.5       S       198.5       S         95.5       Q3-Q4;S       200.5       S       198.5       S         95.5       Q3-Q4;S       201.5       S       5       5         97.5       Q3-Q4;S       202.5       S       5       5       5       5         97.5       Q3-Q4;S, UC       202.5       S       5	97 5		192.5	
88-5       Q2(-Q3-Q4);S, UC. Each fault of the Zakataly-Sheki zone is the arch, convex to the SW and joined with the adjacent arched fault segments       195.5       S         90.5       196.5       S       197.5       S         91.5       197.5       S       197.5       S         92.5       198.5       S       197.5       S         92.5       198.5       S       198.5       S         93.5       Q3-Q4;S       200.5       S       S         94.5       Q3-Q4;S       200.5       S       S         95.5       Q3-Q4;S       201.5       S       S         96.5       Q3-Q4;S       201.5       S       S         96.5       Q3-Q4;S       201.5       S       S         96.5       Q3-Q4;S       202.5       S       S         97.5       Q3-Q4;S       203.5       S       S         98.5       Q3-Q4;S       205.5       S,(UC)       S         99.5       Q3-Q4;S       205.5       S,(UC)       S         100.5       Q3-Q4;S       206.5       S,(UC)       S         101.5       Q3-Q4;S, UC       205.5       S,(UC)       S         101.5	07.5		193.5	
195.5       V2(-V3-V4);S, UC. Each fault of the Zakataly-Shekt zone is the arch, convex       195.5       S         to the SW and joined with the adjacent arched fault segments       196.5       S         91.5       197.5       S         92.5       198.5       S         93.5       Q3-Q4;S       199.5       S         94.5       Q3-Q4;S       200.5       S         95.5       Q3-Q4;S       201.5       S         96.5       Q3-Q4;S       201.5       S         96.5       Q3-Q4;S       202.5       S         97.5       Q3-Q4;S       201.5       S         98.5       Q3-Q4;S       202.5       S         97.5       Q3-Q4;S       203.5       S         98.5       Q3-Q4;S, UC       204.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S, UC       205.5       S,(UC)         100.5       Q3-Q4;S, UC       206.5       S,(UC)         101.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         101.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         102.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         103.5       Q3-(Q4);S       210.5       S         104.5<	00.5		194.5	
out the SW and joined with the adjacent arched fault segments         196.5           90.5         197.5           91.5         197.5           92.5         197.5           93.5         Q3-Q4;S           93.4         Q3-Q4;S           93.5         Q3-Q4;S           94.5         Q3-Q4;S           95.5         Q3-Q4;S           96.5         Q3-Q4;S           97.5         Q3-Q4;S           98.5         Q3-Q4;S           99.5         Q3-Q4;S	89.5	(24(-Q3-Q4);S, UC. Each fault of the Zakataly-Sheki zone is the arch, convex	195.5	2
90.5       196.5   \$         91.5       197.5  \$         92.5       198.5  \$         93.5       Q3-Q4;\$         93.5       Q3-Q4;\$         95.5       Q3-Q4;\$         96.5       Q3-Q4;\$         96.5       Q3-Q4;\$         96.5       Q3-Q4;\$         96.5       Q3-Q4;\$         96.5       Q3-Q4;\$         97.5       Q3-Q4;\$         98.5       Q3-Q4;\$         99.5       Q3-Q4;\$         99.5       Q3-Q4;\$         99.5       Q3-Q4;\$         99.5       Q3-Q4;\$         91.5       \$         92.6       Q3-Q4;\$         99.7       Q3-Q4;\$         99.5       Q3-Q4;\$         90.5       S, (UC)         101.5       Q3-Q4;\$         102.5       Q3-Q4;\$ <td>00 -</td> <td>to the SW and joined with the adjacent arched fault segments</td> <td></td> <td></td>	00 -	to the SW and joined with the adjacent arched fault segments		
91.5       197.5       S         92.5       198.5       S         93.5       Q3-Q4;S       199.5       S         94.5       Q3-Q4;S       200.5       S         95.5       Q3-Q4;S       201.5       S         97.5       Q3-Q4;S       202.5       S         97.5       Q3-Q4;S       203.5       S         97.5       Q3-Q4;S       203.5       S         98.5       Q3-Q4;S, UC       203.5       S         98.5       Q3-Q4;S, UC       204.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S, UC       205.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S, UC       205.5       S,(UC)         100.5       Q3-Q4;S, UC       206.5       S,(UC)         101.5       Q3-Q4;S, UC       206.5       S,(UC)         101.5       Q3-Q4;S, UC       208.5       S         102.5       Q3-Q4;S, UC       208.5       S         103.5       Q3-Q4;S       205.5       S         104.5       Q3-Q4;S       201.5       S         105.5       S       210.5       S         104.5       Q3-Q4;S       211.5       S         10	90.5		196.5	S
92.5       198.5       S         93.5       Q3-Q4;S       199.5       S         94.5       Q3-Q4;S       200.5       S         95.5       Q3-Q4;S       201.5       S         96.5       Q3-Q4;S       202.5       S         97.5       Q3-Q4;S       202.5       S         97.5       Q3-Q4;S       203.5       S         98.5       Q3-Q4;S, UC       203.5       S         98.5       Q3-Q4;S, UC       204.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S, UC       205.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S, UC       205.5       S,(UC)         100.5       Q3-(Q4);S, UC       206.5       S,(UC)         101.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         101.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         102.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         103.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         104.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         105.5       S       210.5       S         105.5       S       211.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geop	91.5		197.5	S
93.5       Q3-Q4;S       199.5       S         94.5       Q3-Q4;S       200.5       S         95.5       Q3-Q4;S       201.5       S         96.5       Q3-Q4;S       202.5       S         97.5       Q3-Q4;S, UC       203.5       S         98.5       Q3-Q4;S, UC       204.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S, UC       204.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S, UC       205.5       S,(UC)         100.5       Q3-Q4;S, UC       205.5       S,(UC)         101.5       Q3-Q4;S, UC       206.5       S,(UC)         101.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         102.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         102.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S         103.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         103.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         104.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         105.5       S       211.5       S         105.5       S       211.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5       S </td <td>92.5</td> <td></td> <td>198.5</td> <td>ls</td>	92.5		198.5	ls
94.5       Q3-Q4;S       200.5       S         95.5       Q3-Q4;S       201.5       S         96.5       Q3-Q4;S       202.5       S         97.5       Q3-Q4;S       203.5       S         98.5       Q3-Q4;S, UC       204.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S, UC       205.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S, UC       205.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S, UC       205.5       S,(UC)         100.5       Q3-(Q4);S, UC       206.5       S,(UC)         101.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         102.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         103.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         103.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         104.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         105.5       S       210.5       S         105.5       S       211.5       S         106.5       S       212.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5       S	93.5	Q3-Q4;S	199.5	ls
95.5       Q3-Q4;S       201.5       S         96.5       Q3-Q4;S       202.5       S         97.5       Q3-Q4;S       203.5       S         98.5       Q3-Q4;S, UC       204.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S       205.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S, UC       206.5       S,(UC)         100.5       Q3-(Q4);S, UC       206.5       S,(UC)         101.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         101.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         102.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         103.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         104.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         105.5       S       210.5       S         105.5       S       211.5       S         106.5       S       212.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5       S	94.5	03-04:S	200 5	ŝ
96.5       Q3-Q4;S       202.5         97.5       Q3-Q4;S       203.5         98.5       Q3-Q4;S, UC       204.5         99.5       Q3-Q4;S       205.5         98.5       Q3-Q4;S       205.5         99.5       Q3-Q4;S       205.5         100.5       Q3-(Q4);S       205.5         101.5       Q3-(Q4);S, UC       205.5         101.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5         102.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5         102.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5         103.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5         103.5       Q3-(Q4);S       209.5         104.5       Q3-(Q4);S       209.5         105.5       S       210.5         105.5       S       211.5         106.5       S       212.5         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5	95.5	03-04-5	201 4	le le
97.5       Q3-Q4;S       202.5       S         98.5       Q3-Q4;S, UC       204.5       S,(UC)         100.5       Q3-Q4;S       205.5       S,(UC)         100.5       Q3-Q4;S, UC       206.5       S,(UC)         101.5       Q3-Q4;S, UC       206.5       S,(UC)         101.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         102.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         102.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         103.5       Q3-(Q4);S, UC       209.5       S         104.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         105.5       S       210.5       S         105.5       S       211.5       S         106.5       S       212.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5       S	96.5	03-04-5	201.3	
98.5       Q3-Q4;S, UC       204.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S       205.5       S,(UC)         100.5       Q3-(Q4);S, UC       206.5       S,(UC)         101.5       Q3-(Q4);S, UC       206.5       S,(UC)         102.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         102.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         103.5       Q3-(Q4);S, UC       209.5       S         103.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         104.5       Q3-(Q4);S       210.5       S         105.5       S       211.5       S         106.5       S       212.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5       S	97 4		202.3	
98.5       Q3-Q4;S, UC       204.5       S,(UC)         99.5       Q3-Q4;S       205.5       S,(UC)         100.5       Q3-(Q4);S       206.5       S,(UC)         101.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         102.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         103.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         104.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         104.5       Q3-(Q4);S       210.5       S         105.5       S       211.5       S         106.5       S       212.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5       S	197.5	Q3-Q4;5	203.5	8
99.5       Q3-Q4;S       205.5       S,(UC)         100.5       Q3-Q4);S       206.5       S,(UC)         101.5       Q3-Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         102.5       Q3-Q4);S, UC       208.5       S         103.5       Q3-Q4);S       209.5       S         104.5       Q3-Q4);S       209.5       S         105.5       S       210.5       S         105.5       S       211.5       S         106.5       S       212.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5       S	76.3		204.5	S,(UC)
100.5       Q3-(Q4);S       206.5       S,(UC)         101.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         102.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         103.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         104.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         105.5       S       210.5       S         105.5       S       211.5       S         106.5       S       212.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5       S	5.94	Q3-Q4;S	205.5	S,(UC)
101.5       Q3-(Q4);S, UC       207.5       S,(UC)         102.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         103.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         104.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         105.5       S       210.5       S         105.5       S       211.5       S         106.5       S       212.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5       S	100.5	Q3-(Q4);S	206.5	S,(UC)
102.5       Q3-(Q4);S, UC       208.5       S         103.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         104.5       Q3-(Q4);S       210.5       S         105.5       S       211.5       S         106.5       S       212.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5       S	101.5	Q3-(Q4);S, UC	207.5	S,(UC)
103.5       Q3-(Q4);S       209.5       S         104.5       Q3-(Q4);S       210.5       S         105.5       S       211.5       S         106.5       S       212.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5       S	102.5	Q3-(Q4);S, UC	208.5	S
104.5       Q3-(Q4);S       210.5       S         105.5       S       211.5       S         106.5       S       212.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5       S	103.5	Q3-(Q4):S	209 5	S
105.5       S       211.5       S         106.5       S       212.5       S         107.5       S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5       S	104.5	03-(04) 5	210 4	le l
106.5     S       107.5     S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data       213.5	105 5	S	210.2	
107.5     S, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data     212.5     S       213.5     S	104 4		211.3	
107.5 [5, UC. I ne tault zone is manifested by the geophysical data [213.5]S	100.5		212.5	2
	107.5	5, UC. The fault zone is manifested by the geophysical data	213.5	5



Рис. 34. Активные разломы Ирана Цифрами указаны номера разломов в каталоге провинции Figure 34. Active faults in Iran Numerals show fault numbers in the Catalog of the province

#### 6. ИРАН Основной каталог разломов провинции

Данные систематизировали М.Берберян, Х.Хессами, Ф.Джамали, Г.А.Востриков и В.Г.Трифонов

Main catalog of faults in the province

Compiled M.Berberian, Kh.Hessami, F.Jamali, G.A.Vostrikov, and V.G.Trifonov

N	Name	t	v	Se	Up	R	Y	λ	Y	λ	Re	NN
1.6	Ipak f.z.	2	3	R	+NE	В	3538.44	5026.76	3537.51	5030.69	13	12
2.6	lpak f.z.	2	3	(R)	+S	B	3539.37	5022.84	3538.44	5027.04	13	1
3.6	lpak f.z.	5	3	(R)	+S	B	3538.68	5023.95	3537.51	5029.85	13	1
4.6	Ipak f.z.	2	3	(R)	+S	B	3537.27	5032.94	3536.06	5043.04	13	1
5.6	lpak f.z.	2	3	FL	+NW	B	3539.30	5036.05	3535.92	5028.99	13	1
6.6	Ipak f.z.	1	2	RS	+N	A	3536.92	5009.89	3535.96	5022.25	2313	1234
7.6	Ipak f.z.	1	2	RS	+S	A	3544.95	4936.45	3537.15	5009.33	2313	12345
8.6	South Eshtehard f.	2	3	(R)	+S	B	3543.95	5014.53	3541.89	5036.16	13	1
9.6	South Eshtehard f.	2	3	(R)	+S	B	3543.94	5033.64	3542.79	5042.90	13	1
10.6	Kahrizak f.	2	3	(R)	+N	B	3529.82	5116.08	3529.14	5134.03	18	1
11.6	Rudbar-Tarom f.; Bakior segment	1	3	S>R	+S	A	3659.81	4857.60	3656.42	4904.75	5	124
12.6	Rudbar-Tarom f.; Kabatch segment	1	3	S>R	+S	A	3653.70	4906.48	3649.65	4924.44	5	1234
13.6	Rudbar-Tarom f.; Zard Goli segment	1	3	S>R	+S	A	3647.83	4927.01	3640.54	4953.18	5	1234
14.6	Aatara f.	2	3	R(D)	+W	B	3818.00	4852.50	3714.69	4915.22	3	
15.6	Aatara f.	2	3	R	+S	C	3714.01	4915.51	3712.44	4931.81	5	
16.6	Herowabad f.	2	3	T(D)	+E	B	3816.60	4847.90	3730.02	4841.01	3	ł
17.6	Herowabad f.	2	3	T(D)	+NE	B	3730.02	4841.01	3710.30	4900.38	3	2
18.6	Bonan f.	2	3	R	+S	В	3648.50	5000.60	3629.06	5054.70	5	4
19.6	Shahrud f.	2	3	R	+S	В	3633.48	4947.48	3624.98	5016.67	5	4
20.6	Alamutrud f.	2	3	R	+S	В	3623.82	5020.06	3610.79	5058.98	5	4
21.6	North Qazvin f.	2	3	T	+N	В	3624.37	4933.02	3617.92	5015.49	56	4
22.6	Khazar f.	2	2	R	+S	B	3708.77	5004.10	3647.72	5046.80	5	145
23.6	Khazar f.	2	2	R	+S	В	3647.72	5046.80	3627.70	5222.76	6	1
24.6	Khazar f.	2	2	T(S)	+S	B	3627.70	5222.76	3643.03	5406.01	36	14
25.6	Khazar f.	2	3	(TS)	+S	C	3650.33	5427.18	3643.03	5406.01	46	4
26.6	Khazar f.	2	2	Ŕ	+S	В	3716.32	4932.09	3710.35	5008.11	5	145
27.6	North Alborz f.	2	3	R	+S	В	3647.72	5046.80	3609.51	5257.16	36	
28.6	North Alborz f.	2	3	R(S)	+S	В	3609.51	5257.16	3636.31	5425.35	36	
29.6	North Tabriz f.	1	2	D>Ŕ	+NE	A	3815.93	4558.77	3750.73	4632.35	3 4 16	14
30.6	North Tabriz f.	2	3	(D)		В	3844.33	4454.19	3818.80	4548.90	1	1
31.6	North Tabriz f.	2	2	(D>R)	+N	C	3829.47	4500.61	3825.80	4513.90	i	li
32.6		2	3	(NS)	+N	Ċ	3815.56	4506.11	3822.97	4529.54	13	ľ
33.6		1	2	RD	+NE	B	3800.10	4633.47	3741.96	4713.77	1	lı –
34.6		2	3	U		C	3807.58	4445.12	3815.32	4505.54	3	[ <sup>-</sup>
35.6		2	3	(R)	+S	B	3747.56	4721.68	3750.58	4758.17	13	
36.6	Bozqush (Mianeh) f.	1	3	Ŕ	+E	A	3756.28	4758.64	3745.33	4757.12	13	145
37.6	Bozgush f.	2	3	(R)	+E	c	3717.32	4741.63	3745.32	4756.84	3 5	4
38.6	•	5	3	Ň	+SE	B	3756.90	4813.05	3807.76	4830.49	3	1
39.6	East Ardebil f.	2	3	(RD)	+E	в	3810.04	4829.88	3737.59	4819.96	135	4
40.6	Massuleh f.	2	3	R	+NE	В	3744.38	4814.40	3649.82	4905.08	356	14
41.6	Lahijan f.	2	3	(N)	+SE	Ē	3653.05	4919.02	3658.55	4935.25	36	1
42.6	Lahijan f.	2	3	Ň	+SE	В	3712.19	5003.83	3658.55	4935.83	356	4
43.6	Talegan f.	5	3	R	+N	в	3605.06	5033.76	3608.01	5103.75	3	
44.6	North Tehran f.	2	3	Т	+NE	B	3558.08	5046.89	3544.28	5109.16	38	125
45.6	North Tehran f.	2	3	RT	+N	В	3546.01	5129.87	3544.28	5109.16	38	12
46.6	North Tehran f.	2	3	R(S)	+N	В	3543.70	5120.98	3547.53	5135.15	3 8 13	135
47.6	North Tehran f.	2	3	Ť	+N	B	3547.66	5149.47	3547.53	5135.15	3813	125
48.6	Mosha f.	2	3	(RS)	+N	C	3601.85	5105.02	3601.26	5116.31	3 13	
49.6	Mosha f.	2	2	(RS)	+NE	B	3601.26	5116.31	3554.53	5130.66	3 4 5 13	4
50.6	Mosha f.	2	2	(RS)	+NE	В	3554.53	5130.66	3551.07	5138.94	3 4 5 13	4
51.6	Mosha f.	2	2	(RS)	+NE	B	3553.07	5136.34	3548.75	5146.90	34513	24
52.6	Mosha f.	2	2	R	+5	B	3550.52	5144.31	3539.40	5231.00	3 4 13	2345
53.6	Mosha f.	2	3	(RS)	+NE	R	3557 55	5123 22	3554 53	5130.66	34513	"
54.6	Salmas f.	ī	2	DR	+SW	Ā	3810.16	4440.64	3759.24	4502.03	311	14
55.6	Derik f.	lî.	2	SN	+SF		3812 70	4435 00	3815 18	4440.65	13 11	114
56.6		5	Ĩ		+NF		3515 84	5144 76	3500 75	5140 18	36	1.1
57.6		5	ž	τ <sup>(1)</sup>	+N	<b>P</b>	3512 45	5146.85	3508 96	5204.28	36	1
58.6		2	1	1 ii		ก็	3605 19	5441 12	3611 45	5454 04	Ĩ	
59.6	Rohad-e-Oarabil f	5	2	RIS	+N	R	3774 72	5652 45	3703 32	5524 70	3	
60.6		5	2	(88)	+6		3627 21	5520 61	3611 45	5454 04	i i	
61.6		l c	2	(00)	1.3		3700 67	5624 11	3711 90	5655 66	1	
		1.2		1 (3)	1	יטו	1 3100.02	1 2044.11	J J I I .07	1 2022.00	· ·	1

Каталог активных разломов

N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
() (	<u></u>	2	3	(DC)	LINIX	ъ	2642 61	5541 50	2704 41	5622.24	2	<b></b>
02.0		2	3	(KS)		D	3042.31	5541.50	3704.41	3023.34	3	
63.6	Damghan f.z., Meyamey strand	2	3	U		C	3600.62	5446.85	3607.80	5502.29	3	
64.6	Damphan f.z. Meyamey strand	2	2	R(S)	2+	R	3620 18	5532 83	3633 88	5702 44	36	
04.0	Danighan I.z., Weyamey Suand	-	2	R(5)		2	2600.00	5552.05	2(20.10	5702.44	50	
65.6	Damghan I.z., Meyamey strand	2	3	R(S)	+SE	8	3607.80	5502.29	3620.18	5532.83	30	
66.6	Damphan f.z. Mevamev strand	2	3	R(S)	+NW	B	3603.22	5505.97	3620.18	5532.83	36	
(7)		5	5	(C)		ñ	2(22.00	6427.04	2624.25	5442 64	1.2	1.
0/.0	Damgnan I.Z.	2	2	- K	+3	в	3032.88	3427.94	3034.33	3442.04	10	]1
68.6	Damghan f.z., SHAHRUD strand	2	3	S>R	+SE	B	3604.98	5349.94	3538.71	5255.70	1315	
60 6	Damahan fz SHAUDID strand	2	2	CND	TGE	D	2604 08	5340 04	3610 64	5420 02	1 2 15	
09.0	Danighan I.Z., SHARKOD Suland	4	2	3-K	TOE	D	3004.98	3347.74	5019.04	3437.73	1315	
70.6	Damghan f.z., SHAHRUD strand	2	3	S>R	+SE	<b>B</b>	3604.98	5349.94	3615.81	5454.92	1 3 15	
71.6		5	2	R(S)	+6E	B	3702 04	5547 70	3640.00	5517 71	3	
71.0		1	2	R(3)	- JL	2	5702.94	3341.19	3040.90	5517.71		
72.6		5	3	R(S)	+NW	B	3642.95	5511.47	3649.18	5527.90	3	
73.6		2	3	R(S)	+NW	R	3634 35	5442.64	3641.53	5455 33	16	14
74 6		5	2	(DC)	31	n	2610.22	5440 41	2626 97	5509 41	14	
/4.0		4	2	(KS)	+3	в	3019.22	5448.41	3020.87	5508.41	10	
75.6	Atari f.	2	3	R	+SE	B	3534.38	5311.50	3544.44	5341.02	113	14
76.6	Balber f	2	2	тр	+em∕	n	2542 27	5972 25	2521 10	5850 11	6	
70.0		1	3			0	5542.27	5625.55	5551.10	5659.11	0	
77.6	Larestan I.	2	3	(RS)	+NW	C	3559.41	5436.17	3551.71	5419.10	3	
78.6	Larestan f	2	3	(RS)	+NW	R	3532.44	5356 37	3551 71	541910	3	
70.0		17	2	()			3614 (1	6422.02	2622.00	5457.10	1.2	1.45
/9.0	l orua I.	1	2	ĸ	+NW	<b>A</b>	3314.01	5433.23	3523.00	3457.19	113	145
80.6	Torud f.	2	3	R	+NW	C	3529.72	5519.83	3523.00	5457.19	34	4
91 6	Torbet a Sheikh Iam f	2	2	D	Tem	D	2502.20	6024 97	2549.04	5024 07	26	
01.0	L'UTOM-C-GIIGINI JAIII I.	1	2			2	3302.23	0034.07	3340.04	3334.07	20	l
82.6	4	2	3	R	+N	BI	3511.01	5349.44	3512.95	5425.43	13	í
83.6		2	3	R(S)	+N	B	3457.98	5238 92	3501.83	5301 11	36	5
04 /		15	5	(00)		15	2610.00	\$531.01	2469.00	6410.44	1.2	ľ
64.0		4	2	(SK)	TN	В	2212.82	221.81	3438.21	3419.40	11.5 -	
85.6	Sabzevar f.	2	3	R	+N	B	3611.47	5720.46	3609.23	5737.59	36	
866		2	2	R	+N	R	3515 24	5378 08	3512 40	5306 71	36	
00.0		12	121				2422.07	5340.70	3314.47	5500.71	5	
87.6		2	ا د	U		В	3430.59	5249.51	3419.46	5219.52	دا	
88.6	Esfaraven f.	2	3	Т	+N	B	3706.54	5729.73	3656.51	5750.00	36	1
80.6	Ecfaraven f	2	2	Ð	TWE	B	3654 30	5755 07	3614 65	5814 18	216	114
09.0		1	2	R R		2	5054.50	5755.97	3044.03	3014.10	540	17
90.6	Neishabur f.	2	3	Т	+NE	8	3621.96	5818.22	3607.79	5850.91	346	14
91.6		2	3	SR	+N	B	3539.57	6008.63	3545.76	5943.84	3	11
02.6	Comph for	1	5		ANE		2754.05	5740 77	2721 10	5907 07	2 12	124
92.0	Germad I.Z.		2	D>K	TNE	A	3734.03	5740.77	3/21.10	5807.03	5 12	134
93.6	Germab f.z.	2	2	D		B	3647.53	5824.55	3721.10	5807.03	34	4
04 6	Binelud f	2	1	Ð	TNE	B	3618 34	5847 00	3550 25	5022.01	346	1
94.0		-	5	N N	, INC		5010.54	5047.55	3339.23	3922.01	540	7
93.6	Quchan I. (continuation of the Aselma I.)	2	3	D		В	3737.15	5824.61	3731.67	5828.10	36	1
96.6	Kashafrud f.	2	3	(R)	+SW	C	3633.86	5906.63	3608.74	5948.81	36	
07.6		5	2		101	č	2544 79	6026 60	2520.21	6052.00	2	1
97.0		4	2	(DK)	739		3344.78	0030.30	3529.51	0055.09	5	1
98.6	Sareskand f.	5	3	(D)		C	3728.87	4655.48	3709.89	4717.21	13	
99.6		5	2	(D)R	+NF	R	3655 78	4733 26	3614 11	4811 56	113	
100 4			2		NE	5	2(22.07	4754.22	2616.66	4011.50		
100.0		Э	3	(DK)	+NE	в	3633.97	4/54.//	3010.30	4806.43	13	
101.6	Kashan f.z.	1	2	D>R	+SW	A	3412.97	5114.44	3337.57	5155.01	6 13 18	145
102.6	Oom f	2	2	P	2+	B	3430 82	5036 20	3434 21	5055 12	2	
102.0	Ci-ti-t Alast Cauth C	2	5			5	3437.02	5050.27	3439.21	5055.15		
103.0	Slankun (North Saven) I.	2	3	DK	+5W	в	3512.72	5020.95	3438.95	5120.78	3	
104.6	Siahkuh (North Saveh) f.	2	3	(R)	+SW	B	3514.86	4956.62	3512.50	5020.39	3	
105 6		2	2	ζ <b>Ρ</b> Υ	16	D	2445 64	5050 27	2440 40	\$114.12	2	
105.0		2	2			•	3443.04	3030.27	3440.40	5114.15	3	
106.6	indes I.	2	3	(DR)	+SW	B	3513.04	4950.46	3437.82	5027.65	6	
107.6	1	5	3	(R)	+N	B	3358.92	5158.04	3353.32	5240.03	3	
100 4		5	2				2247 44	6116.04	2220.25	6126.05	5	
100.0	·	4	2	(U)		D	3347.40	5115.94	3320.23	5120.21	2	1
109.6		2	3	(D)		C	3438.95	5120.78	3337.57	5155.01	3	
110.6	Zenhreh f.	2	2	D>N	+SW	<b>B</b>	3747 08	5218 47	3337 47	5155.01	3	2
111.	Dat Chief	1	1				204/ 00	6260.47	2020.27	5.55.01	5.	"
111.6	Den Suit I.	2	2	(D)K	+5W	в	3046.82	5359.42	2920.33	5452.25	30	
112.6	Deh Shir f.	2	2	(DR)	+NE	B	3256.94	5251.38	3222.22	5313.33	13	
1124	Deh Shir f	2	5	(DN)	ANE		3047 06	5350 20	2777 77	\$212.22	1 2	
113.0	Lon Jill I.	4	4		TINE		5047.05	3339.39	JLLL.LL	3313.33	1.5	
114.6		5	3	U		B	3341.02	5302.68	3346.10	5321.21	3	
115.6		5	3	U		B	3341.41	5312.29	3344.95	5329.68	3	
114 4		5	5	TD	10	คี	2604 27	5912.40	2610.02	5044 01	i c	
110.0		4	2	IK	73	D	5500.57	3012.49	3310.03	3040.81	0	
117.6		5	3	(R)	+SW	B	3316.65	5243.77	3307.89	5308.28	3	
1186		5	3	(DR)	+SW	B	3250.25	5313.82	3307 66	5308 31	3	
110.0		2	1		1011		2124.20	6240.04	3307.00	5500.51	1.0	
112.0		2	5	(DK)	+5W	B	3134.39	5340.24	3034.02	5410.85	13	
120.6	Shahr Babak f.	5	3	(R)	+SW	B	3114.67	5352.09	2929.52	5627.74	3	
121 4	Rafeanian f	2	2	DP	+CM		3020 01	5542 00	3011 00	5602 92	2.6	
141.0		4	2	UR	та₩	D	3029.01	3343.09	5011.80	3003.82	30	
122.6	Katsanjan f.	2	3	(D)		C	3027.64	5540.02	3011.80	5603.82	3	
123.6	Rafsanian f.	2	3	D(R)	+SW	R	2950 50	5624 76	3011.80	5603.82	36	
124 4	L alahaar f	-	5	-(	10	121	2020.50	6674.46	2020 67	6702.62	12	
124.0		3	2	ĸi	42	D D	2930.39	2034.40	2928.30	5702.55	0	
125.6		5	3	D		B	2950.56	5633.57	2935.31	5646.20	3	
126.6	Anar f	2	2		4°C	p	3131 67	5502 00	3036 64	5520.22	36	
120.0		4	2		TE	2	5151.57	3302.90	3030.34	3320.22	50	
127.6	Yazd I.	2	3	(DN)	+E	B	3147.54	5425.87	3123.62	5429.17	3	
128 6		5	3	11		B	3209 76	5454 02	3127 56	5506 68	3	
100.0	Disharak f	1	۲, I			1	2205.10	6409.00	2227.00	2200.00	5	
129.0	Diavanak I.	4	3	ĸı	+N	ы	5511.54	3407.01	3323.29	5500.23	مدا	
130.6	Biabanak f.	2	3	R(S)	+NW	B	3259.64	5350.71	3311.54	5407.01	3	
131 6		<	2	- ìí		P	3324 62	5452 46	3337 07	5521 05	3	
101.0	Construct (CD)	2	21	<u> </u>		2	3324.02	5999.90	3331.74	5521.05	1.00.000	
132.6	Great Kavir (Dorunch) f.z.	2	2	S>R	+N	В	3513.47	5728.35	3517.30	5830.40	1 3 7 15 16	14

N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
122 6	Great Kavir (Dorunch) f.z.	2	2	D>R	+N	B	3517.30	5830.40	3515.51	5859.57	1 3 7 15 16	14
134.6	Great Kavir (Doruneh) f.z.	2	3	D>R	+N	В	3520.82	5801.20	3517.30	5830.40	1 3 7 15 16	1
125 6	Great Kavir (Doruneh) f.z.	2	3	(S)		С	3409.42	5439.88	3328.03	5322.96	3715	1
136.6	Great Kavir (Doruneh) f.z.	2	3	(RS)	+N	C	3335.48	5327.58	3342.88	5342.44	3 7 15	1
137.6	Great Kavir (Doruneh) f.z.	2	2	S>(R)	+N	B	3342.68	5342.74	3513.47	5728.35	3671516	
138.6	Great Kavir (Dorunch) f.z.	2	2	DR	+N	B	3515.51	5859.57	3505.82	5936.85	3 7 15 16	·
139.6	Great Kavir (Doruneh) f.z.	2	2	D>R	+N	B	3431.02	6049.86	3505.82	5936.85	3 7 15 16	
140.6	Great Kavir (Doruneh) f.z.	2	3	U		B	3447.65	5957.04	3505.82	5936.85	6	
141.6	Assadabad f.	2	3	RS	+S	B	3513.47	5728.35	3528.41	5816.89	3 7 15 16	
142.6		2	3	U		C	3222.22	5313.33	3335.70	5327.55	3	
143.6	Khaf f.	2	3	(SR)	+NE	в	3446.91	5938.83	3436.19	5952.18	3	l I
144.6	Khaf f.	1	3	S		A	3424.08	6003.54	3436.19	5952.18	13	14
145.6	Khaf f.	2	2	(3)		в	3419.44	6000.21	3424.08	60103.34	3	
146.6		2	2	K(S)	+IN	D D	3503.89	5844.50	3502.09	5010.09	3	
147.6		2	2	R D	TO LN		3303.83	5722 46	3303.37	5751 54	2	
148.6		2	2	7 D(S)			2451 52	5728.02	3502.04	5755 08	2	
149.6	V-luord f	4	2	(3)	<b>T I N W</b>		3440 53	5721 20	3501.77	5752.06	36	
100.0	Kalmaru I. Kalmard f	5	12				3423.00	5650.82	3440 30	5721 32	3	
101.0	Kalmaru I. Kalmard f	2	12		+NW	Ř	3714 78	5553.02	3472 84	5650 57	3	12
152.0	Tabas f	5	1×		+NE	R	3319.09	5710 55	3240 61	5729 97	3	
153.0	Tabas f	2	3		+F	B	3307 29	6008 79	3246.24	6015 46	3	
154.0	Tabas f	2	3	(N)	+W	B	3228.96	6015.42	3246.24	6015.46	3	
156.6	1.0000 1.	5	3	Ŭ		ē	3352.32	5705.83	3328.50	5715.77	3	
157.6		1	3	(DN)	+NE	B	3340.84	5700.58	3319.19	5708.90	36	1
158.6		2	3	TR	+S	В	3042.97	5659.72	3034.58	5723.05	36	-
159.6	Cheshmeh f.	5	3	D		В	3238.40	5602.59	3258.36	5640.47	3	
160.6	Cheshmeh f.	2	3	R	+S	B	3258.61	5640.71	3254.25	5716.44	3	2
161.6	Nayband f.	2	2	(D)R	+W	В	3240.22	5730.83	3357.65	5720.38	3 15	1
162.6	Nayband f.	2	2	DR	+W	B	3240.20	5730.56	3144.93	5728.06	3 15	
163.6	Nayband f.	2	2	D(N)	+E	B	3144.93	5728.06	3119.04	5729.72	3 15	
164.6	Nayband f.	2	2	(DE)		B	3119.04	5729.72	3119.32	5729.58	3	5
165.6	Nayband f.	1	2	DR	+W	B	3015.57	5738.15	3040.94	5738.86	1 3 15	14
166.6	Nayband f.	2	2	(RD)	+SW	В	3112.27	5730.63	3041.15	5738.57	3 15	1
167.6	Nayband f.	2	2	(RD)	+SW	B	3015.32	5737.91	2928.39	5755.31	3	
168.6	Nayband f.	2	2	D		B	2854.59	5804.31	2928.18	5755.60	3	
169.6	Gowk f.	1	3	RD	+SW	B	3013.11	5738.70	2949.32	5755.23	136	14
170.6	Gowk f.	2	3	D		B	2922.61	5806.69	2949.11	5755.52	3	
171.6	Lakkar Kuh f.	I	3	(D)K	+w	B	3150.76	5706.12	3057.99	5711.08	13	1
172.0	Lakkar Kun I. Kub Denes f	2	2		+₩	B	3015.32	5/3/.91	3037.99	5/11.08	13	
173.0	Kun Danan I. Kut Basas f	4	12		TNE	B	3030.10	2021.40	3001.79	5/24.33	313	
175.6	Kun Danan I. Kun Banan f	2			TOW	D.	2001 59	5333.33	2124.21	5007.45	1 3 13	
176.6	Kun Banan f	1	2		TNE		2102.04	5675 12	2930.03	5/34.33	313	14
177.6	Kuh Banan f	2	2		+NE	B	3134 20	5607 10	3102.70	5674 78	315	14
178.6		2	2		+NE	R	3200 54	5554 61	3128 35	5628 10	1 3	14
179.6		$\tilde{2}$	3	R	+NE	B	3503.83	5808 63	3502.69	5816.09	3	14
180.6	Sarduiveh f.	$\overline{2}$	3	Ü		B	2958.80	5702.92	2938.96	5718 62	36	
181.6	Sarduiych f.	5	3	(D)		В	2938.54	5719.19	2842.84	5749.84	3	1
182.6		5	3	Ď		B	2956.37	5720.39	2941.72	5724.12	3	Ĩ
183.6	Jiroft f.	5	3	U		В	2714.39	5757.27	2653.87	5821.15	36	
184.6	Jiroft f.	2	2	D		В	2854.45	5742.30	2714.39	5757.27	3	1
185.6	Bam f.	5	3	(DR)	+S₩	B	2950.38	5759.88	2832.15	5838.63	13	
186.6		5	3	N	+E	В	2721.69	5800.60	2714.39	5757.27	3	
187.6		2	3	(DR)	+W	В	2721.69	5800.60	2751.79	5759.76	3	
188.6	Sabzevaran f.	5	3	D		B	2921.01	5721.31	2829.13	5740.36	3	
189.6	Sabzevaran f.	2	3	(D)R	+W	В	2734.17	5741.72	2829.13	5740.36	3	
190.6	South Jaz Murian f.	2	3	TS	+S	В	2655.78	5854.47	2656.47	5938.57	36	
191.6	Lashar f.	2	3	(R)	+S	B	2651.54	6026.39	2638.48	6005.86	36	
192.0	Lashar f.	2	3	(R)	+SE	B	2656.67	6031.91	2654.53	6025.44	3	
173.0	Vasrgand I.	5	2	(R)	+N	B	2625.16	5957.91	2610.07	6213.32	3	
174.0	Vasrqana I.	5	3	(R)	+N	C	2607.35	6241.15	2610.07	6213.32	3	
173.0 104 4	Dasht a Davia f	2	3	S(R)	+5	В	3359.57	5924.28	3400.09	5944.26	13	14
107 4	Desht o Deven f	1	2	5>(R)	+5	A	3359.79	5827.64	3359.76	5847.34	134910	145
102 4	Dasin-C-Bayaz I.	1	2	5>>(R)	+5	A	3359.57	5924.28	3359.76	5847.34	3910	145
100 4	Jahhar (Ahin) f	2	5	(K)	+SW	В	2721.69	5800.34	2705.73	5814.24	3	
200 4	Makran Coast f	4	5		+W	B	3339.57	3924.28	3320.99	2722.28	30	
201 4	Ferdowe f	4	4	(KJ)			2347.34	3/23.01	2020.85	0023.02	340	4
207 4	• VIUVWS I.	4	5	(K)	TNE	L L	3412.93	3820.80	3339.94	J648.U/	0 0	
203 6	Vardan (Potargan) f	2	2			D	2202 76	3730.23	3300.30	0012.20	3	<u> </u>
205.0	racuan (ratargan) I.	2	3	U		Ы	3302.70	0020.37	\$\$28.57	0048.37	. 0	3

•

Иран

.

N	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
204.6	Chahak f.	2	3	(R)	+SW	B	3252.80	5917.92	3309.72	5859.34	3	
205.6	Chahak f.	1	3	(R)	+SW	B	3328.89	5845.30	3309.72	5859.34	13	4
206.6	Chahak f.	2	3	U		C	3252.80	5917.92	3242.35	5928.91	3	ł
207.6	West Neh f.	2	3	R	+E	B	3015.80	6013.84	3031.10	6006.69	3	
208.0	WESLINEN I. Fast Neh f		2		+E	B	3207.38	6012 21	3031.10	6006.69	3	
210 6	Nozad f	2	3		+SW		3250 35	5959 57	3254 59	5950.97	3	<b>*</b>
211.6	Nozad f.	ĩ	3	TR	+SW	Ă	3300.46	5939.67	3254.59	5950.97	34	14
212.6		2	3	(R)	+NE	B	3212.36	5933.42	3135.54	5952.79	3	
213.6		5	3	ับั		В	3126.85	6039.14	3105.02	6049.58	3	
214.6	Sabzevar f.	2	3	TR	+N	B	3625.55	5738.32	3628.05	5722.55	34	4
215.6		2	3	(R)	+SW	B	3111.94	6019.63	3052.72	6040.79	3	
216.6		5	3	U		B	2937.36	6010.80	3049.17	5958.23	3	
217.6	Kahurak I.	2	5	(N)	+6	B	2855.15	5932.53	2957.89	5059 22	3	
210.0		Š	2			B	2937.09	5038.07	2824 27	5920.25	3	
220.6	Nosratahad f	2	3	Ŭ		B	2853 68	6003 29	2914 48	5957 60	3	
221.6	Nosratabad f.	2	3	Ř	+E	B	2858.91	5957.01	2837.88	5959.96	3	
222.6	Nosratabad f.	1	3	(R)	+SW	B	2914.48	5957.60	2957.89	5949.03	13	14
223.6		5	3	ับ	1	B	3126.53	5955.07	3049.17	5958.23	3	
224.6	Kaskin f.	2	3	(R)	+E	В	2816.83	6016.18	2746.91	6018.28	36	
225.6	Kaskin f.	2	3	(TR)	+NE	B	2721.21	6046.24	2746.91	6018.28	36	
226.6	Daman f.	2	3	(DR)	+NE	B	2816.83	6016.18	2653.47	6124.87	13	5
227.0	Birg I. Zahadan f	2	3		+NE	B	2/44./4	6103.27	2/0/.41	6139.02	0	
228.0	Zendan-Minah f z	5	2		+F	B	2037.00	5652.26	2732 60	5657 84	36	
230.6	Zendan-Minab I.z.		2	(D)R	+E	B	2732.69	5658.10	2644.99	5717.45	36	
231.6	Zendan-Minab f.z.	2	2	(D)R	+E	B	2601.48	5724.49	2644.99	5717.45	36	
232.6	Zendan-Minab f.z.	2	3	R	+E	В	2714.58	5710.71	2724.29	5701.57	36	2
233.6	Zendan-Minab f.z.	2	3	(D)		B	2609.25	5725.95	2644.99	5717.45	36	
234.6	Zendan-Minab f.z.	2	2	(D)R	+E	B	2604.02	5728.78	2547.34	5723.61	36	
235.6	Saravan f.	2	3	(TR)	+N	B	2741.94	6203.99	2712.87	6317.32	36	
236.6	Saravan f.	2	3	(RT)	+NE	B	2742.16	6204.00	2806.40	6135.22	3	
237.0	Saravan I.	2	3		10	B	2746.27	6203.93	2736.46	6204.00	3	
230.0	Saravan I.	5	2		TE	B	2648.51	5721 43	2600.40	5710 32	3	
240.6	High Zagros f.z.: Khushk f.	2	3	Ť	+NE	B	2746.12	5623.22	2732.69	5657 84	36	
241.6	High Zagros f.z.; Farghan f.	2	3	DR	+NE	B	2751.75	5631.81	2804.60	5600.34	36	{
242.6	High Zagros f.z.; Gahgom f.	2	3	TR	+N	B	2803.83	5623.11	2822.98	5452.47	36	
243.6	High Zagros f.z.; Bakhtegan f.	2	3	Т	+N	B	2825.33	5510.46	2830.52	5446.23	36	
244.6	High Zagros f.z.; Bakhtegan f.	2	2	DR	+NE	B	2927.90	5335.40	2830.52	5446.23	36	
245.6	High Zagros f.z.; Bakhtegan f.	2	2	(D)R	+NE	Ċ	2927.90	5335.40	3012.32	5202.60	36	
246.6	High Zagros f.z.	2	3	TR	+NE	B	3448.60	4613.11	3352.38	4750.71	36	
247.0	High Zagros f.z.	2	2	TD	TNE		2226.28	4/30./1	3301.01	4919.81	0	1
249.6	High Zagnos 1.2. High Zagnos f z	12	3		+NF	B	3230.57	4940.00	3148 53	5107 66	36	2
250.6	Sarvestan f.	2	3	D		B	2933.53	5308.19	2849.04	5343.15	36	1
251.6		2	3	TR	+N	Ī	2809.99	5436.69	2801.50	5557.81	3	
252.6		2	3	TR	+N	С	2747.17	5354.98	2747.31	5504.49	3	
253.6	Lar f.	2	3	TR	+N	C	2725.98	5512.10	2724.38	5359.92	6	
254.6	Morvarid f.	2	3	(D)		B	3501.47	4647.83	3452.59	4659.53	3	
233.6	Main Recent I. OI Zagros; Piranshahr segment		1	(D)		C	3709.38	4424.82	3637.66	4503.90	3 12 15	
230.0	Main Recent f. of Zagros, Piransnant segment	2	1	D>(R)	+6M	В	25249.54	4550.21	3037.22	4304.49	2 12 15	
258.6	Main Recent f. of Zagros: Piranshahr segment	2	1	D>(R)	+SW	R	3535 71	4600.05	3454 12	4647 77	361215	l
259.6	Main Recent f. of Zagros; Sahneh segment	2	i	D>(R)	+SW	B	3454.14	4645.82	3440.72	4724.08	3461215	14
260.6	Main Recent f. of Zagros; Garun segment	2	1	D>(R)	+SW	B	3437.56	4725.83	3433.58	4733.98	3 6 12 15	1
261.6	Main Recent f. of Zagros; Garun segment	1	1	D>(R)	+SW	A	3433.60	4735.09	3428.07	4747.15	13615	14
262.6	Main Recent f. of Zagros; Garun segment	2	1	D>R	+SW	B	3423.64	4756.95	3427.86	4747.99	3 6 12 15	1
263.6	Main Recent f. of Zagros; Garun segment		1	(D>R)	+NE	A	3422.97	4757.51	3412.42	4811.55	13	14
264.6	Main Recent f. of Zagros; Garun segment	2	1	D>R	+SW	B	3406.79	4818.55	3411.96	4811.83	3 6 12 15	1
203.0	Main Recent f. of Zagros: Nahawand segment	2	2	D>P	+5W		3418.34	4812.77	3407.74	4821.82	5	122
267.6	Main Recent f. of Zagnos: Donud segment	<b>  4</b>	1		+SM ₩2+		3354.80	4037.41	3345 14	4022.38	2 12	123
268.6	Main Recent f. of Zagros' Donud segment	11	1	D>>R	+SW	A	3345 14	4842 87	3309 50	4928 58	3 11 12 13	134
269.6	Main Recent f. of Zagros; Dorud segment	2	2	D		B	3303.45	4936.28	3309.36	4928.86	13	li
270.6	Ardal f.	2	ĩ	(D>R)	+NE	B	3328.66	4910.62	3311.41	4931.61	3 17	ľ
271.6	Ardal f.	2	1	(D>R)	+NE	B	3311.18	4931.88	3211.55	5039.98	3617	
272.6	Ardal f.	2	1	(D>R)	+NE	C	3210.85	5042.15	3155.17	5104.23	6 17	
273.6		2	3	TR	+NE	B	3521.83	4553.37	3459.70	4619.40	3	
274.6		2	3	TR	+NE	B	3438.33	4641.87	3423.81	4656.20	3	

	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
275 6		2	3	TR	+NE	B	3429.97	4531.95	3406.43	4557.19	36	<u> </u>
275.0		2	3	TR	+NE	В	3217.44	4912.86	3157.68	4933.03	36	2
270.0	Dezful Embayment f.	2	3	TR	+NE	В	3228.87	4811.65	3213.22	4844.56	36	
2786	Oaleh Hatam f.	2	2	DN	+W	В	3349.91	4840.89	3345.60	4843.15	3 13	1
270.0	Oalch Hatam f.	2	3	N	+W	B	3358.55	4840.25	3350.36	4840.33	3 13	1
279.0	Mountain Front f.z.	2	3	TR	+N	В	2717.09	5529.11	2719.59	5608.53	6	•
280.0	Mountain Front f.z.	2	3	TR	+N	В	2721.41	5603.42	2727.29	5635.54	6	ł
282.6	Mountain Front f.z.	2	3	TR	+NE	В	3358.99	4523.79	3312.76	4612.93	6	
283.6	Mountain Front f.z.	2	3	TR	+NE	В	3311.73	4617.37	3242.92	4704.65	6	
284.6	Mountain Front f.z.	2	3	TR	+NE	В	3240.31	4711.56	3220.30	4758.70	6	
285.6	Mountain Front f.z.	2	3	TR	+NE	B	3044.33	5011.42	3015.66	5108.88	6	
286.6	Mountain Front f.z.	2	3	TR	+NE	В	2814.06	5140.01	2747.21	5208.42	6	
287.6	Mountain Front f.z.	2	2	TR	+NE	B	2753.97	5134.54	2747.21	5208.42	6	
288.6	Mountain Front f.z.	2	2	TR	+NE	B	2723.23	5249.64	2747.21	5208.42	6	
289.6	Mountain Front f.z.	2	2	TR	+NE	В	2722.14	5247.01	2653.12	5405.04	6	
290.6	Mountain Front f.z.	2	3	TR	+NE	C	2648.98	5435.95	2653.12	5405.04	6	
291.6	Mountain Front f.z.	2	3	TR	+NE	B	2700.57	5431.50	2656.06	5457.22	6	
292.6	Mountain Front f.z.	2	3	TR	+NE	B	2703.87	5442.78	2657.12	5536.41	6	
293.6	Zagros Foredeep f.z.	2	3	TR	+NE	B	3258.28	4616.47	3200.75	4742.46	6	
294.6	Zagros Foredeep f.z.	2	3	TR	+NE	C	2728.84	5229.20	2644.36	5407.06	6	
295.6	Zagros Foredeep f.z.	2	2	TR	+NE	B	2641.28	5507.17	2644.36	5407.06	6	ļ
296.6		2	3	TR	+NE	B	3024.44	5109.97	2955.65	5137.52	6	
297.6	Dena f.z.	2	1	DR	+NE	B	3150.35	5107.68	3041.70	5148.30	3617	
298.6	Dena f.z.	2	1	(D)R	+NE	B	3043.58	5147.12	3012.32	5202.60	3617	
299.6	Kazerun-Borazjan f.z.	2	1	D>R	+E	<b>A</b>	2844.39	5122.71	2930.38	5122.07	3617	5
300.6	Kazerun-Borazjan f.z.	2	2	D>R	+E	A	2844.39	5122.71	2748.92	5136.32	3617	5
301.6	Kazerun-Borazjan f.z.	2	1	D		A	3049.74	5131.69	3027.28	5130.11	3617	
302.6	Kazerun-Borazjan f.z.	2	1	D>>R	+W	A	2933.08	5127.68	2955.65	5137.52	3617	4
303.6	Kazerun-Borazjan f.z.	2	1	D		A	3027.28	5130.11	2955.65	5137.52	3617	
304.6	Kareh Bas f.z.	2	2	(D)		B	2950.74	5208.65	2934.73	5208.38	3617	
305.6	Kareh Bas f.z.	2	2	D		A	2918.45	5211.82	2830.46	5223.88	3617	
306.6	Kareh Bas f.z.	2	3	TR	+NE	В	2809.88	5303.06	2755.09	5340.61	3617	
307.6	Kareh Bas f.z.	1	2	TR	+NE	B	2819.74	5249.93	2824.03	5240.04	3617	4
308.6	Dasht-e-Arzhan f.	2	2	(DN)	+W	B	2933.98	5213.42	2919.21	5205.73	3 17	i i
309.6		2	3	TR	+NE	B	3014.87	5030.46	3004.91	5052.47	1	
310.6	Mishan f.	1	3	R	+NE	A	2955.68	5104,84	3004.68	5053.00	3 17	245
311.6	Rag-e-Sefid f.	2	3	TR	+NE	B	3004.87	5032.41	2925.58	5121.23	6 17	
312.6	Rag-c-Sefid f.	2	3	(DR)	+E	C	3040.99	4948.09	3029.84	4947.27	6	
313.6	Rag-c-Sefid f.	2	3	R	+NE	B	3029.61	4947.27	3004.87	5032.41	3	2
314.6	Agha Jari f.	2	3	T	+NE	A	3115.53	4907.19	3015.33	5029.93	3	12
315.6		2	3	TR	+NE	В	2844.39	5122.71	2835.60	5135.27	6	
316.6		2	3	TR	+NE	C	2823.12	5148.53	2835.60	5135.27	6	i
317.6		2	3	U		B	2927.12	5213.30	2935.43	5224.35	3	
318.6		2	2	TR	+NE	B	2830.46	5223.88	2824.03	5240.04	36	
319.6		2	2	TR	+NE	B	2809.88	5303.06	2819.74	5249.93	36	
320.6		2	3	U		B	2911.85	5240.31	2903.15	5240.65	36	
321.6		2	3	U U		B	2859.62	5246.12	2846.56	5247.14	36	1
322.6		2	3	U		B	2826.06	5306.38	2815.03	5308.71	36	1
323.6	Masjed Soleyman f.	2	3	Т	+NE	B	3211.00	4856.01	3146.06	4920.04	3	2
324.6	Ram Hormoz f.	2	3	T	+NE	B	3143.07	4908.67	3105.10	4952.44	3	12
325.6		2	3	TR	+NE	B	2933.32	5125.82	2911.83	5150.25	3	1
326.6	Ahwaz f.	1	3	R	+NE	B	3121.68	4829.92	3107.07	4857.81	34	245
327.6	Mishdak f.	2	3	R	+NE	B	3155.47	4756.41	3140.19	4814.00	3	
328.6	Ainserai f.	2	3	R	+NE	B	3223.17	4735.19	3201.90	4801.46	3	2
329.6		2	3	(TR)	+NE	С	2654.59	5251.82	2634.62	5346.32	3	
330.6		2	3	(TR)	+N	C	2633.05	5316.33	2618.95	5516.70	3	
331.6		2	3	TR	+N	B	2707.50	5602.13	2722.85	5651.68	6	1
332.6		2	3	U		C	2555.74	5433.02	2618.95	5516.70	3	
333.6		2	2	U (		C	2723.72	5638.45	2618.95	5516.70	3	1
334.6	Deh Bid f.	5	3	(D)R	+NE	B	3043.51	5258.27	2958.07	5412.42	3	
335.6	Deh Bid f.	5	3	Ú		С	2958.07	5412.42	2940.67	5435.72	3	
336.6		2	3	(R)	+NE	С	3348.44	5856.30	3334.65	5928.66	34	4
337.6		5	3	(D)R	+NE	В	2941.45	5425.10	2911.84	5509.77	3	
338.6		2	2	(D)		В	3702.21	4451.95	3747.55	4357.60	1	
339.6		1	3	(DR)	+NE	B	3344.84	5942.17	3359.90	5929.35	1	14
340.6		1	3	DIN	+E	B	3334.52	5840.96	3315.75	5838.23	1	14
341.6	North Anatolian f.z.	2	1	<u> </u>	-	B	3806.14	4436.95	3813 08	4401 33	1 14	<u> </u>
342.6	North Anatolian f.z.	lĩ.	li			$\overline{c}$	3813.08	4401.33	3818.08	4340.19	1 14	14
343.6		12	3	(S)		Ř	3740.01	4408 09	3805 92	4434 95	1 14	l
344.6		5	1	ŝ		R	3729 07	4338 63	3740 01	4408.09	li	
345.6		5	1	l ŭ		R	3724 02	4323 65	3730 22	4354 76	li 🕔	
		<u>ر</u>	<u> </u>		ł	<b>_</b>					I	1

Иран

N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
346.6		5	3	U		B	3724.27	4334.68	3718.27	4313.80	1	
347.6		1	3	TR	+NE	C	3330.39	4620.61	3320.90	4631.54	1	14
348.6		2	3	Т	+NE	<b>C</b>	3351.05	4532.52	3304.11	4551.79	1	15
349.6		1	3	Т	+NE	C	3303.66	4552.07	3256.21	4559.20	1	145
350.6	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	1	3	TR	+NE	С	3142.33	5012.82	3136.67	5016.63	1	14

Примечание. 1 - Караханян, 1995; 2 - Ambraseys, 1963; 3 - Berberian, 1976, 1977; 4 - Berberian, 1994; 5 - Berberian et al., 1992; 6 - Hessami, Jamali, 1996; 7 - Mohajer-Ashjai et al., 1975; 8 - Tchalenko, 1975; 9 - Tchalenko, Ambraseys, 1970; 10 - Tchalenko, Berberian, 1975; 11 - Tchalenko, Braud, 1974; 12 - Tchalenko et al., 1974; 13 - Trifonov, Hessami, Jamali, 1996; 14 - Trifonov, Karakhanian, Kozhurin, 1994; 15 - Wellman, 1966; 16 - Караханян А.С., новые данные; 17 - Трифонов В.Г., Бачманов Д.М., Кожурин А.И. и Иванова Т.П., новые данные; 18 - Хессами Х.Т., новые данные

#### Приложение 6.1

#### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

Appendix 6.1

#### Manifestations of fault activity and methods of offset dating

N₂	Sign	No	Sign	No	Sign	Ne	Sign
1.6	OF	40.6	OF	136.6	OC	259.6	OC
2.6	RS	44.6	OF,OD	144.6	ER	260.6	OF
3.6	RS	45.6	OF,OD	152.6	OF,RS	261.6	ER
4.6	OF	46.6	OF,OD	157.6	ER	262.6	OD
5.6	OF	47.6	OF,OD	161.6	DC	263.6	ER
6.6	OF,OD,ER	54.6	ER	165.6	ER	264.6	OD
7.6	OF,OD,ER	55.6	ER	166.6	OD	266.6	OF
8.6	OF	67.6	OD	169.6	ER,OF	267.6	OF
9.6	OF	73.6	ER,OD	171.6	ER	268.6	OF,OD,ER
10.6	OF,OD	75.6	ER	176.6	ER	269.6	OF
11.6	ER	79.6	ER	178.6	EROF	278.6	OF,OD
12.6	ER	88.6	OF,FM	181.6	OF	279.6	OF,OD
13.6	ER	89.6	OF,FM	184.6	OD	314.6	OD
22.6	OF,OD,HC	90.6	OF,FM	195.6	ER,OF	324.6	OF
24.6	OF,HC	91.6	OF,OD	196.6	ER,OD	339.6	ER
26.6	OF,OD,HC	92.6	ER,OF	197.6	ER,OF	340.6	ER
29.6	ER,OF	101.6	OF,OD,ER	207.6	OD	342.6	ER
30.6	RS	132.6	ER,OC	208.6	OD	347.6	RS,ER
31.6	RS	133.6	ER,OC	209.6	OD	348.6	RS
33.6	ER,RS	134.6	OF,OC	211.6	ER	349.6	ER
36.6	ER	135.6	OC	222.6	ER	350.6	RS,ER

#### Приложение 6.2

#### Наклоны плоскостей разломов

#### Appendix 6.2

#### **Dip of faults**

N₂	An-As	Site	<u>No</u>	An-As	Site
1.6	70 80 NE		160.6	60 60 SS	3259.89 5640.48 - 3300.54 5646.24
6.6	60 70 NN	4	232.6	54 54 EE	
7.6	80 89 SS	W	249.6	70 70 NE	3234.11 4948.72
	60 60 SS	E		50 50 NE	3216.44 5002.33
11.6	85 89 SS		266.6	60 62 SW	
12.6	85 89 SS		276.6	10 10 NE	3210.20 4922.84
13.6	85 89 SS		310.6	85 85 NE	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·
17.6	45 45 NE	3721.55 4847.35	313.6	85 85 NE	C
44.6	45 45 NE		314.6	25 25 NE	3105.85 4915.68
45.6	45 50 N			30 30 NE	3056.72 4929.84
47.6	40 40 NN			20 20 NE	3035.58 4953.38
51.6	60 60 NE	SE	323.6	20 20 NE	3148.09 4918.45 - 3151.45 4915.83
52.6	60 60 NE	W	324.6	20 20 NE	3127.72 4922.46
	35 55 NE	С		25 25 NE	3116.94 4939.16 - 3112.04 4947.06
110.6	85 85 NE	3321.10 5204.51	326.6	70 70 NE	3114.64 4847.03
152.6	75 75 NW	С	328.6	70 70 NE	3210.87 4754.76 - 3215.19 4750.80

### 121

### Приложение 6.3

#### Амплитуды и скорости перемещений по разломам

# Appendix 6.3

#### Offsets and rates of motion on faults

No	Md	T	- V	Site	Ne	Md	Ť	V	Site
66	S0.1 0.1	1962			46.6	S100 200	Q2-Q4		
0.0	V<=11	1962			52.6	S20 25	13000-10000years	VS2 2.5	С
	S85 90	(022-)03-04			1	\$1000 2000	Q		С
	S0.5 1.5	(022-)03-04				S/R=1/1			С
76	S0.1 0.1	1962			92.6	V<=2 <=2	1929		
/.0	V<=1 1	1962			266.6	D7 7	Q42		
	V2 3	02-04		W	268.6	D110115	(Q32-)Q4	VD5 10	NW
	S/R=2-3/1			W		V12 15	(032-)04		NW
126	S0.6 0.6	1990				D0.5 1	1909		NW
12.0	V0.95 0.95	1990				V0.2 0.3	1909		NW
13.6	S0.6 0.6	1990				D0.8 1	1909		С
	V0.95 0.95	1990				V0.25 0.3	1909		С

### Приложение 6.4

#### Сейсмические проявления в зонах разломов

### Appendix 6.4

### Manifestations of seismicity in fault zones

N₂	Seis	Date	γλ	Н	Add
6.6	M7.2 7.25 Ipak	01.09 1962	3536.00	20	The 1962 seismic rupture is more than 60 km long
	(Buyin-Zara)		4954.00		
	carthquake			4	
7.6	M7.2 7.25 Ipak	01.09 1962	3536.00	20	The 1962 seismic rupture is more than 60 km long
	(Buyin-Zara)		4954.00		
	earthquake		<u> </u>	<b>.</b> .	
11.6	M7.7 7.7 Rudbar-	20.06.1990	3657.60	14	Mainly sinistral earthquake offsets were fixed in the land surface. Seismic body
	Tarom		4924.60	1	waves confirm the left-lateral nature of the faulting and show that slip occured in
					inree main subevents that may correspond to the fault segments seen at the surface.
					The local mechanism obtained from broadband body waves is almost pure strike
126	M77777 Budbor	20.06 1000	2657 60	1.4	sup, with fittle evidence of the vertical component [5] Mainly sinistral earthquake official wave fixed in the land surface. Saismie body
12.0	Terom	20.00.1990	4024 60	14	manny sinisual caluquare onsets were ince in the fault surface. Seisnic body
			4724.00		three main subevents that may correspond to the fault segments seen at the surface
		1			The focal mechanism obtained from broadband body waves is almost pure strike
		1			slin, with little evidence of the vertical component [5]
13.6	M7.7 7.7 Rudbar-	20.06.1990	3657.60	1 14	Mainly sinistral earthquake offsets were fixed in the land surface. Seismic body
	Tarom		4924.60		waves confirm the left-lateral nature of the faulting and show that slip occureed in
					three main subevents that may correspond to the fault segments seen at the surface.
		1			The focal mechanism obtained from broadband body waves is almost pure strike
					slip, with little evidence of the vertical component [5]
j –	Marlikudbar-Tarom	lst	3648.00?	4930.00?	
		millenium			
		B.C.			
18.6	M7.2 7.2 Polrud-	15.08.1485	3642.00		
1.0.0	Tonekabon		5030.00		
19.6	M7.6 7.6 Rudbarat-	20.04.1608	3624.00		
20.6	l'aleqan		5030.00		
20.0	M7.6 7.6 Rudbarat-	20.04.1608	3624.00		
21 4	l alegan		5030.00	{	
21.0	Mo.5 0.5 Qazvin	10.12.1119	5000.00	{	
22 6	Budeos (Kumm)	1400	27062 501	112	
22.0	MS 0 5 0 Character	1400	2652 80	121	
		22.07.1903	1010 80	ł	
24 6	M6565	1800	4710.00	İ	The enjoynter is located in the western part of the segment. Enjoyntres of several
<b>.</b>		1907		1	other strong historical earthquakes
25.6	M6565	1408		Į	Indian an out manuage and indiances
26.6	Kuchesfahan?	1367	3712 002	4954 002	
	M6.5.6.5 Lahijan?	02 02 1678	3712.00		1
	and the stangalt	2.02.10/0	5000.000		
			?		
13.6 18.6 19.6 20.6 21.6 22.6 24.6 25.6 26.6	M7.7 7.7 Rudbar- Tarom Marlikudbar-Tarom M7.2 7.2 Polrud- Tonekabon M7.6 7.6 Rudbarat- Taleqan M7.6 7.6 Rudbarat- Taleqan M6.5 6.5 Qazvin Rudsar (Kuram) M5.0 5.0 Charazehm) M6.5 6.5 Kuchesfahan? M6.5 6.5 Lahijan?	20.06.1990 1st millenium B.C. 15.08.1485 20.04.1608 20.04.1608 10.12.1119 1400 22.07.1983 1809 1498 1367 02.02.1678	3657.60 4924.60 3648.00? 3642.00 5030.00 3624.00 5030.00 3624.00 5000.00 3706? 501 3652.80 4910.80 3712.00? 3712.00 5000.000 ?	1 14 4930.007	The epicenter is located in the western part of the segment. Epicentres of several other strong historical earthquakes

N⊵	Seis	Date	γλ	н	Add
30.6	147373	04 11 1042			
29.0	M17.5 7.5	04.11 1042			
	M6.5.6.5	18.01 1273		[	
			i i		
	M6.7 6.7	07.11 1304			
1	M7 3 7 3 Tabriz	26 04 1721			The 1721 seismic multire was more than 36 km long and was characterized by
1	WIT.5 T.5 TAUTIZ	20.04 1721			The 1721 seisme rupture was more than 50 km long and was characterized by
			1		oblique (DR) sense of motion
1	M7274 Tabriz	A8 A1 178A			The 1780 seismic suprume was more than 42 km long and was characterized by
		00.01 1/00	·		The 1780 seismic tupture was more than 42 km long and was characterized by
					obligue (DR) sense of motion
1266		22 02 1970			The meture striking \$1700E and diming 750 towards E is 16,17 km long
130.0		22.03 18/9			The rupture striking S1700E and dipping 750 towards E is 10-17 km long
37.6	M6.9 6.9 Mianch-	13.05 1844	3736.00		
1	Commend		4740 00		
1	Garmruu		4/40.00		
39.6	M6.1 6.1 Bulgavar	30.12 1863	3812.00 4	836.00	
	MAG 7 6 7 Whalkhal	04 01 1006	2749 00	1	
	MO./ 0./ KINAKINAI-	04.01. 1890	3/40.00		
	Sangrud		4824.00		
106	46762	00 01 1005	2700 00		
40.0	NO.2 0.2	09.01 1905	5700.00		
			4842.00		
126	M6565	02 02 1679			
42.0	M0.5 0.5	02.02 10/8		I	
49.6	M7.7 7.7	23.02 958	3600.00 5	106.00	
	M7 2 7 2	2 00 05		1	
	IVI / .2 / .2	2 00.05			
		1177			
<n 4<="" td=""><td>M7777</td><td>23 02 046</td><td>3600 00 4</td><td></td><td>j l</td></n>	M7777	23 02 046	3600 00 4		j l
150.0	IVA / . / /. /	23.02 930	[2000.00 J	100.00	1
	M7.2 7.2	2 00.05 117	7		1
61 4	M7777	22 02 040	3600 00 4	106.00	
0.10		23.02 938	12000.00 2		
	M7.2 7.2	00.05 1177	i i		
ST 4	M77777	22 02 060	2600 00 6	106.00	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·
52.0	IVI.1.1.1	23.02 938	12000.00 2	100.00	
	M6.5 6.5	00.06 1665	1		
	Ma 1 3 1 D	27 02 1020	1	1	
	M/.17.1 Key-Talegan	27.03 1830	1		
54.6	M7373 Salmas	06 05 1930	3759.00	1	The 1930 throw combined dextral and vertical (south-western side relatively
15.00		00.00 1750	4454.00	1	The 1996 and the contained contain and vertical (south vesterin side relatively
			4454.00	i	upthrown) motion, 4 and 5 m, respectively
55.6	M7373 Salmas	06 05 1930		1	Derik runture 3 km long south-western side unthrown up to 1 m
00.0	NIT S TIS Guinias	100.05 1750		1	beink ruptare 5 km tong, souar western side upanown up to 1 m
73.6	M7.2 7.2	1890	•		
75.6	M7979	856			
75.0		0.50		1	
79.6	M6.25 6.25 Torud	12.02 1953	3524.00	1	Max. vertical throw is 140 cm
			15505.00	}	
1			15505.00	i	
80.6	M6.6 6.6	26.06.1808	ł		
180 6	M7070	11 05 1605	1		
07.0	117.0 7.0	11.05.1095			
190.6	M7.1 7.1	07.10 1270		1	
	147 4 7 4	22 11 1405			
•	11V17.47.4	23.11 1403			
92.6	M7.17.1 Baghan-	01.05 1929	3755.00	1	The 1929 near vertical rupture 50 km long strikes N330oW.
	Commet		5776 00	]	
1	German		5730.00		
193.6	M7.2 7.2	23.12 1871		i	
	347171	17 11 1002	í		
	IV1/.1 /.1	17.11 1093			
	M6.8 6.8	3 17.01		!	
		1005	1	I	
		1075		9	
194.6	M7.3 7.3	1209			
	147 2 7 2	00 02 1200		1	
	1.1.1.1.1.1	00.02 1389	1		1
	M6.9 6.9	00.06 1851	1		
101 4	M6262 Kashan	15 12 1770	1		The 0.2.0.25 m right lateral and <=0.1 m vertical effects of the well
101.0	INIO.2 O.2 Kasilan	12.12 1/18	1	1	ine v.2-v.2.2 in fight lateral and <=0.1 m vertical offsets of the wall are probably
	4	ł	1		related to the earthquake
	1		1	1	
	1		I	1	i nree previous episodes of the Late Holocene vertical displacement were fixed in the
i			l		outcrop. The first episode gave $\geq 0.4$ m offset. The second episode gave 0.2 and
			1		1 is a choice of the forth hand to be the state of the second opinions give 0.2 and
	1		I		U.15 m offsets on two fault oranches. The third episode gave 0.2-0.4 m offset and has
			1		been hypothetically by 1500 B.P. or a little earlier
1224	M6060	1002	1		······································
132.0	ע.כ ע.כואון	1203	1		
		1923	1		
122.4	MEDED	1002	1		4
0.661	ע. ג ג. גואו	1903	1		1
	1	1923	I	1	1
11000	Marcar NE-6	20.10.122			
144.6	1M1/.0/.0 K.haf	20.10 1336	l ·	i i	i ne 1330 seismic rupture is 30 km long.
165.6	M7171	1981		ł	
1.00.0			l .	t	1
169.6	MI7.1.7.1	1981	ł .	1	<u>l</u>
176 6	M5757	1077	1		1
170.0		17/1	1		1
178.6	M6.2 6.2	1933	1		1
106 4	M7171	1070	1		
0.661	IV1/.1 /.1	צועו	f i		1
196.6	M6.5 6.5	00.05 1066	l i		Seismic runture could be 65-120 km long and be characterized by SR sense of
1				ľ	
					imotion [4]
	M6565	1678			
	149.990 5		a		
	M /.2 7.2 Dasht-c-	31.08.1968	3406.00	15	Inc values of 1968 sinistral and vertical motion were 4.5 m and 2.5 m, respectively.
	Bayaz		5858 00		The vertical component is the biggest in the western part of the fault zone
·	L'and a the		5050.00	امم	The vertical component is the orgens in the western part of the fault 2016
197.6	M7.2 7.2 Dasht-e-	31.08 1968	3406.00	15	The values of 1968 sinistral and vertical motion were 4.5 m and 2.5 m, respectively.
	Revez		5858 00		The vertical component is the higgest in the western part of the fault gone
1	Dayar.		2020.00		The vertical component is the diggest in the western part of the fault zone
200 4	M7777	18 02 1492	1	60.00	The enicentry is located near the junction of the Makran f and the Zandan Minch for
∠ <b>∪</b> ∪.0	LVL / . / . /	10.02.1465		00-99	I The epicenue is located hear the junction of the Makran I. and the Lendan-Minab I.Z.

-

	Seis	Date	γλ	H	Add
205.6 211.6	M6.1 6.1 M7.0 7.0	1941 10.01 1493			Fault 211.6 is ruptured in 1493; segment >12 km long of a single larger fault comprising also fault 210.6
214.6 222.6 259.6	M7.0 7.0 M7.0 7.0 M7.0 7.0 M6.5 6.5	02.06 1052 1838 27.04 1008 00.09 1107 00 06 1872			
261.6 263.6 268.6 302.6	M6.7 6.7 M6.6 6.6 Garun M7.4 7.4 Silakhor	1957 16.08 1958 23.01 1909 X			Seismic rupture could be more than 70 km long [4]
307.6 310.6	M6.9 6.9 M5.4 5.4 Mishan	1972 02.07 1972	3006.00 5048.00	27	The rupture 10 km long
326.6 336.6 339.6 340.6 342.6	M6.5 6.5 M6.7 6.7 M6.6 6.6 M6.8 6.8 M6.5 6.5	840 15.02 1549 1979 1947 1648			
347.6 349.6 350.6	M5.6 5.6 M6.5 6.5	1917 1864 1929			

### Прочие сведения о разломах

### Appendix 6.5

Приложение 6.5

#### Other data on faults

N₂	Data
7.6	Ratio S/R=2-3/1 is estimated by orientation of striation on the fault plane
22.6	The fault controls the Sefidrud River delta
26.6	The fault controls the Sefidrud River delta
36.6	Fault 36.6 is the 1879 seismic rupture along the part of the Bozqush f.
44.6	Three parallel fault planes are identified in the eastern slope of the Kan River. On the northern plane bedrock is thrusted to the Lower
	Pleistocene deposits and on the southern plane the latter are thrusted to the Upper (?) Pleistocene alluvium
46.6	En echelon location of the fault segments. The sinistral offset may be supposed by deformation of the eastern slope of the Darakeh River
	valley just southward the Shalid Beheshti University
47.6	Folding of the Quaternary deposits is fixed in the southern side of the fault
52.6	The Vend dolomites are thrusted to the Late Pleistocene moraine in the central part of the fault segment. The valley, cut the Late
	Pleistocene moraine, is offset to 20-25 m. The glaciation finished 13000-10000 years ago
79.6	Fault 79.6 is the 1953 seismic rupture along the part of the Torud f.
83.6	The strike-slip component is supposed by the focal mechanism of the earthquake
101.6	The northern part of the fault zone (to the N of town of Kashan) is represented by several branches; each NE-ern branch is younger than the
	SW-ern one. The last NE-ern branch is possibly renewed by the 1778 earthquake [18]
164.6	Volcanic chain on the fault
196.6	Geodetic measurements in 1971-1972 by mecometer showed the N306oNW extension, i.e. continuation of the same movements after the
	1968 earthquake
197.6	
203.6	The SE-ern side is uplified
226.6	The strike-slip component is supposed by a focal mechanism of the earthquake
299.6	The fault is represented by flexure in the land surface
300.6	The fault is represented by flexure in the land surface
310.6	Faults 310.6, 309.6 and 314.6 may be segments of a single larger f.z.
326.6	Vertical offset of the Sassanian channel [Juc. 1957]
348.6	Faults 348.6 and 349.6 are segments of a single larger fault
349.6	



Рис. 35. Активные разломы Копетдага Цифрами указаны номера разломов в каталоге провинции Figure 35. Active faults in the Copet Dagh Numerals show fault numbers in the Catalog of the province

#### 7. КОПЕТДАГ Основной каталог разломов провинции Данные систематизировал В.Г.Трифонов

### 7. KOPET DAGH

Main catalog of faults in the province Compiled by V.G.Trifonov

N	Name	t	V	Se	Up	R	Ϋ́	λ	γ	λ	Re	NN
1.7	Main Copet Dagh f.z.	2	2	(D>R)	+SW	С	3803.42	5800.60	3801.13	5807.14	6	
2.7	Main Copet Dagh f.z., Gingiol f.	2	2	D>>R	+SW	Α	3803.42	5800.60	3807.28	5754.99	34	1235
3.7	Main Copet Dagh f.z.	2	2	D>R	+SW	С	3807.28	5754.99	3813.46	5746.39	34	1
4.7	Main Copet Dagh f.z.	2	2	R	+SE	В	3813.46	5746.39	3813.39	5745.35	34	
5.7	Main Copet Dagh f.z.	2	2	(D>R)	+SW	С	3813.39	5745.35	3815.26	5742.04	6	
6.7	Main Copet Dagh f.z., Keliata f.	2	2	Т	+SE	A	3815.26	5742.04	3814.79	5739.18	34	125
7.7	Main Copet Dagh f.z.	2	2	(D)		C	3814.79	5739.18	3815.53	5736.68	6	_
8.7	Main Copet Dagh f.z.	2	2	U		B	3815.53	5736.68	3819.06	5731.02	34	1
9.7	Main Copet Dagh f.z.	2	2			C	3819.06	5731.02	3832.95	5709.22	6	
10.7	Main Copet Dagh I.z., Archman I.	2	2	(D)K	+SW	В	3832.95	5709.22	3836.82	5703.42	34	23
11.7	Main Copet Dagn I.Z.	2	2	D>>K	+5W	A	3833.34	5700.28	3840.22	5631.85	34	1235
12.7	Main Copet Dagn I.Z.	4	2		+SW	A	3833.13	5054.07	3840.03	5616 72	34	1235
13.7	Main Copet Dagn 1.2.	2	2		TOW TOW		3840.03	5631.95	3633.33	5672.04	24	1255
14./	Main Copet Dagi 1.2.	2	2		TOW TOW		2852 25	5616 73	3002 71	5558 41	24	12245
13.7	Main Copet Dagn 1.2.	2	2	T	+SE		3003.55	5558 41	3003.71	5555 03	24	12345
10.7	Main Copet Dagh 1.2.	2	2	<b>n</b>		Å	3903 34	5555 93	3904 74	5553 71	34	135
187	Main Copet Dagh 1.2.	2	2	υ		Ċ	3903 35	5555.90	3905 39	5553.10	14	15
10.7	Main Copet Dagh f.z.	2	3	Ŭ		č	3910.77	5554.15	3910.46	5545.95	14	15
20.7	Main Copet Dagh f.z.	2	2	Ď		B	3905.22	5553.89	3909.52	5545.45	34	135
21.7	Main Copet Dagh f.z.	2	2	Ū		Ē	3908.69	5546.54	3910.25	5543.68	14	15
22.7	Main Copet Dagh f.z.	2	2	U		C	3909.97	5543.71	3910.83	5541.52	14	15
23.7	Main Copet Dagh f.z.	2	2	U		Ċ	3910.76	5541.27	3912.14	5537.87	14	15
24.7	Main Copet Dagh f.z.	2	2	U		С	3911.88	5538.20	3912.97	5534.22	14	15
25.7	Main Copet Dagh f.z.	2	2	U		С	3912.97	5534.22	3924.06	5502.74	345	15
26.7		2.	3	U		B	3813.42	5745.98	3813.04	5746.60	34	1
27.7		2	3	U		В	3812.66	5747.10	3811.76	5748.14	34	1
28.7		2	3	U		C	3755.31	5746.21	3807.42	5737.01	34	1
29.7		2	3	U		C	3812.22	5733.68	3809.81	5735.11	34	1
30.7		2	3	U		C	3809.99	5734.89	3813.78	5731.45	34	1
31.7		2	3	U		C	3830.46	5710.38	3832.84	5707.88	34	
32.1	Aselma I.	1	2	D>>K	+SW	A	3801.13	5807.14	3753.00	5815.09	234	1235
33.7		2	2	K	+3	A	3/30.41	5810.95	3/30.33	5812.01	234	1235
34.7		2	2		76M 42	Â	3731.21	5853 93	3737.33	5810.58	234	1235
367		2	2		+SW		3745.50	5847.06	3743.95	5845.00	2	15
37.7		2	3	T T	+SW	R	3748 24	5843.40	3748.09	5842.26	2	15
38.7		2	3	(R)	+SW	č	3749.01	5842.20	3750 11	5839 43	2	15
39.7		2	3	(R)	+SW	č	3750.71	5839.77	3751.63	5837.43	2	lis
40.7		2	3	DŤ	+S	Ā	3749.66	5837.17	3750.27	5835.92	234	123
41.7		2	3	S	-	B	3747.44	5841.46	3748.03	5843.75	2	15
42.7		2	3	D		В	3748.06	5843.75	3745.91	5844.78	2	13
43.7	Ghiaurs Dagh f.	2	2	Т	+S	A	3747.49	5838.52	3745.99	5850.12	23	12345
44.7		2	3	Т	+SW	В	3746.82	5846.17	3745.60	5847.15	2	125
45.7		2	3	(T)	+SW	B	3746.68	5846.62	3745.63	5847.58	2	125
46.7		2	3	D>R	+SW	В	3746.03	5849.52	3745.57	5850.09	2	1235
47.7		2	3	S		B	3747.97	5831.71	3748.29	5832.99	2	1235
48.7	Khalats f.	2	3	Т	+N	A	3747.81	5832.33	3747.95	5834.64	2	125
49.7		2	3	T	+S	B	3747.66	5831.89	3747.91	5833.26	2	125
51.7		2	3	T	+SW	В	3746.46	5833.65	3746.71	5832.22	2	15
527	Kalts Chinas 6	2	3	(1)	+5	В	3746.33	5830.87	3747.03	5834.20	2	125
52.7	Kelty-Chinor I.	2	2	ו<ט	+5	A	3/40.33	5830.34	3749.92	5823.09	2	1235
547	Kenty-Chimor I.	2	2		+5	A	3748.18	5829.82	3/48.27	5829.22	2	1235
ر ۲ ۲ کا		4	2	D>T	76M	A	3/4/.82	5026.81	3748.48	5828.28	2	235
55.7	Karakhan-Dene f	4	2	דת	73₩ 0	A	2740.22	3820.33	3748.03	3828.21		1233
577		2	2	6		P	2750 47	5927 54	2751 10	5920 27		1455
58 7		2	2			P	3751 24	5021.30	3750.10	5833 40	5	15
59.7	Chugundor f	2					3741 47	5014 06	3730 86	\$019.40	34	1345
60.7		2	1	6	+SW	ĉ	3722.79	5072 27	3722 01	5974 45	34	15
61.7		2	3	D>R	+5	Ř	3722 75	5924 54	3720 88	5924 53	34	1235
62.7		$\overline{2}$	3	(R)	+SF	B	3721.61	5924 53	3722.59	5925 67	34	15
			. <u> </u>	<u> </u>						L	11. i -	L

N	Name	t	v	Se	Up	R	v	λ	Y	λ	Re	NN
637		2	3	R	+SF	Ā	3721 84	5924.84	3722 59	5925 25	34	1235
64.7		$\overline{2}$	3	ŝ		B	3721.29	5924.53	3721.86	5925.30	34	1235
65.7		2	3	Ň	+SE	B	3721.86	5926.46	3721.33	5925.35	34	15
66.7		2	3	(R)	+SW	В	3721.31	5925.35	3720.37	5926.20	34	15
67.7		2	3	D>R	+SW	Α	3721.17	5926.43	3720.90	5926.92	34	1235
68.7		2	3	(R)	+SW	B	3721.29	5925.70	3720.53	5926.54	34	12
69.7		2	3	D>R	+SW	A	3721.38	5927.00	3720.03	5928.16	34	1235
70.7		2	3	D>R	+SW	B	3720.58	5927.71	3720.03	5929.01	34	1235
71.7	Charlyk I.	2	3		+5	A	3711.35	5946.69	3710.14	5952.77	34	1235
72.7		2	2			В	3/10.13	5050 46	3/12.94	5949.20	34	133
73.7		2	2	N	+₩ +E		2710.09	5930.40	3709.31	5049.82	24	1255
74.7		2	2	S>D	4C	D	3713.00	5046.03	3712.33	5043.87	34	125
767		2	3	R	+5	R	3713.62	5943.08	3713.28	5945.62	34	2
77.7		$\overline{2}$	3	D>N	+W	B	3712.26	5944.37	3713.97	5944.44	34	1235
78.7	Kaahka f.	2	2	D>R	+NE	Ā	3719.79	5938.92	3714.45	5943.63	34	135
79.7	Arabkala f.z.	2	3	D>R	+NE	A	3720.16	5931.78	3718.73	5937.49	34	23
80.7	Arabkala f.z.	2	3	D>R	+NE	A	3720.34	5932.07	3719.72	5934.80	34	1235
81.7	Arabkala f.z.	2	3	D>R	+NE	B	3717.84	5937.49	3720.69	5934.03	34	125
82.7	Arabkala f.z.	2	3	Т	+S	A	3717.64	5937.48	3717.06	5940.07	34	1235
83.7	Arabkala f.z.	2	3	R	+NE	A	3717.06	5940.07	3714.35	5943.38	34	23
84.7		2	3	S		В	3713.74	5942.65	3714.34	5940.40	34	15
85.7		2	2	D>K	+NE	A	3/13.30	5942.44	3/14.23	5941.39	34	135
80./		2	2	K D	+5W	A	3/13.31	5027.25	3713.97	5042.05	34	1235
827		2	2	к Т	±2₩		2712.70	5937.23	3711.97	5942.05	24	1235
80.7		2	1	n in l	131	R	3711.22	5940.34	3711.85	5941.65	34	1235
90.7		$\tilde{2}$	3	D>R	+SW	Ā	3714.92	5938.61	3717.27	5933.36	34	1235
91.7		2	3	(N)	+NW	B	3715.03	5936.38	3715.33	5937.10	34	125
92.7		2	3	(R)	+N	В	3715.11	5936.64	3714.78	5937.45	34	125
93.7		2	3	(R)	+SW	В	3713.19	5934.12	3713.44	5932.97	34	125
94.7		2	3	(R)	+SW	В	3713.34	5933.47	3714.38	5932.94	34	125
95.7		2	3	D		A	3714.30	5933.27	3714.57	5932.55	34	1235
96.7	Meana f.	2	3	U		B	3651.90	6025.32	3645.95	6036.28	34	15
97.7		2	3	(R)	+SW	B	3647.34	6042.27	3646.95	6042.91	34	15
98.7		2	3	(R)	+SW	В	3647.50	6043.17	3646.39	6045.49	34	15
99.7	Isak-Cheleken I.Z.	2	2	(S)R	+SE	В	3928.67	5315.08	3926.36	5305.79	120	15
100.7	Isak-Cheleken f.g. Dumma f	2	2		31		3928.07	5315.08	3920.10	5359.94	0	124
101.7	Isak-Cheleken f.z.	2	2		тэ	Ĉ	3920.10	5359.94	3919.20	5404.78	5	134
102.7	Isak-Cheleken fz Kum Dagh f	1	2	D D		Ā	3918.02	5422.31	3919.20	5444 58	5	12345
104.7	Isak-Cheleken f.z., Syrtianly f.	2	2	D>R	+SW	Â	3910.10	5444.58	3908.13	5448 87	5	1235
105.7	Isak-Cheleken f.z., Syrtianly f.	$\overline{2}$	2	D		B	3908.13	5448.87	3907.19	5450.28	5	135
106.7	Isak-Cheleken f.z.	2	2	Ū		Ċ	3907.19	5450.28	3905.18	5454.84	5	5
107.7		5	3	U		С	4001.72	5258.87	3958.10	5316.94	56	15
108.7		5	3	U		С	4006.05	5316.05	4001.61	5330.18	56	15
109.7		2	3	(D)		С	4003.33	5337.95	3956.68	5352.16	56	15
110.7		2	3	D>>R	+N	B	4002.69	5336.29	4002.56	5339.32	5	135
111.7		6	3			B	3946.55	5326.56	3934.93	5403.25	5	15
112.7		6	3			C	3928.26	5418.52	3958.30	5407.56	5	15
113.7		2	3	D>>K	+SW	В	3957.16	5414.74	3940.94	5448.15	5	1235
114.7		2	2	ע= <u>ר</u> ע	+5W	A	3944.96	5442.12	3932.99	5424.82	5	1235
113./		2	2	0 8-34		L D	3912.23	5450.05 6441 10	3967 03	5433.33	5	13
117.7		2	2	SN SN	TE TE	D	3902.49	5441.18	3857.92	5441.00	5	135
118 7		2	2	NS	+E	Č	3000 54	5447.50	3858 50	5447.74		155
119.7		2	2	m m		Ř	3840.22	5651.85	3844 88	5643 20	34	15
120.7		2	3	Ű		č	3842.58	5639.72	3841.75	5641.51	34	15
121.7		2	3	Ū		č	3847.54	5632.48	3849.02	5629.81	34	15
122.7		2	3	Ú		Ċ	3848.44	5628.43	3850.42	5622.97	34	15
123.7		2	3	U		С	3850.91	5623.27	3849.90	5625.34	34	15
124.7		2	3	U		С	3853.70	5620.09	3857.37	5613.69	34	15
125.7		2	3	S>>R	+NW	Α	3900.18	5604.29	3858.66	5603.05	34	12345
126.7		2	3	U		С	3912.88	5531.12	3913.15	5530.12	14	15
127.7		2	3	U		В	3912.86	5530.03	3913.12	5528.58	14	15
128.7		2	3	U		С	3914.02	5527.43	3911.25	5529.99	14	15
129.7		2	3	U		C	3911.57	5523.29	3912.73	5521.18	14	15
130.7		2	3	U		Ç	3913.22	5518.90	3914.18	5515.85	14	15
131.7		2	3			C	3908.62	5521.67	3906.93	5522.30	14	15
132.7		Z	3	U		Ċ	3904.37	5524.12	3903.79	5525.79	14	15
133.7		2	3	ַט		A	3907.20	5511.74	3908.06	5507.15	154	135

Копетдаг

NI	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN T
		2	3	U		В	3908.73	5508.46	3907.49	5510.42	14	15
134.7		2	3	S>R	+SE	B	3905.81	5507.97	3904.32	5506.78	14	135
135.7		2	2	11		Ē	3905 08	5507.12	3905 66	5507 56	114	15
136.7		2	12	SD	+6E	B	3004 26	5505 41	3858 04	5501.90		135
137.7		2	5	32K	136		2001.95	5503.41	2850.09	5501.04		15
138.7		4	2				3901.83	5502.50	3039.90	5500.78		15
139.7		2	5			в	3859.49	5500.52	3900.49	5502.30	14	15 .
140.7		2	3	S		A	3859.89	5502.10	3858.61	5500.75	14	135
141.7		2	3	S		<b>A</b>	3857.72	5500.33	3900.46	5504.63	14	3
142.7		2	3	U		B	3857.79	5501.94	3859.17	5502.85	14	15
143 7		2	3	U		С	3858.84	5503.10	3900.47	5508.90	14	15
144.7		2	3	U		C	3858.78	5507.25	3859.96	5505.93	14	15
145 7		2	3	T>S	+N	B	3858.48	5517.51	3858.47	5516.88	14	15
145.7		2	3	T>S	+N	в	3858.29	5517.00	3858.28	5516.34	14	115
140.7		2	3	T>S	+N	Ā	3858.09	5516.33	3858.15	5515.36	14	1235
147.7		5	3	1		Ċ	3856 71	5521.01	3854 79	5520 18	14	15
148./		2		ň		č	3854.06	5520.54	3854.20	5520.10	14	15
149.7		5	12	c c		Ň	2956 42	5510.54	2840 12	5500 15		126
150.7		14		3			2020.43	5512.57	2066 (6	5509.15		135
151.7		2	3		+w	В	3852.80	5512.97	3833.03	5512.31	14	125
152.7		2	3		+5	в	3852.71	5510.88	3852.04	5514.35		25
153.7		2	3	S		A	3852.07	5516.24	3852.00	5517.54	14	135
154.7		2	3	U		B	3851.74	5517.78	3851.75	5516.41	14	15
155.7		2	3	U		B	3851.38	5518.02	3852.34	5519.64	14	15
156.7		2	3	R	+S	A	3851.83	5519.25	3851.76	5520.04	14	135
157.7		2	3	U		С	3849.73	5511.09	3850.47	5508.79	14	15
158.7		2	3	U		С	3850.41	5508.47	3848.52	5508.44	14	15
159.7		2	3	U		В	3848.80	5505.27	3850.48	5507.89	14	15
160.7		2	3	U		l C	3849.38	5512.71	3848.49	5511.82	14	15
161.7		2	3	Ū		Č	3848.44	5512.07	3846 43	5509.91	14	15
162.7		5	1	й		Ř	3846 77	5508 34	3847 47	5500.08	114	15
162.7		5	12	Ť	TMT .		2947 25	5500.54	2947 27	5507.24		135
103.7		12			714		3047.33	5506.00	2047.27	5507.34		125
104.7			3			L C	3040.73	5500.98	3847.03	5508.55	14	15
165.7			13	3		A	3847.95	5507.98	3845.26	5504.58	14	135
166.7		2	5	U_U_		в	3845.28	5504.59	3844.11	5509.34	14	135
167.7		2	3	D>>K	+NE	A	3847.27	5502.82	3839.51	5506.48	14	1235
168.7		2	3	U		C	3842.06	5503.61	3840.93	5504.08	14	15
169.7		2	3	D		A	3840.98	5503.85	3829.03	5506.90	14	135
170.7		2	3	U		C	3831.79	5506.20	3839.02	5506.32	14	15
171.7		2	3	D		A	3845.63	5509.84	3844.32	5511.90	14	135
172.7		2	3	S		B	3841.55	5511.73	3842.54	5513.31	14	135
173.7		2	3	D		В	3842.56	5513.32	3841.33	5514.35	14	3
174.7		2	3	Ŭ		Ċ	3841.62	5513.73	3839.67	5518.07	14	15
175.7		2	3	Ū		Ē	3839.60	5518 53	3841 18	5519.62	14	15
176 7		12	1 3	Г й I		Ĭč	3837 46	5519.85	3838 70	5520.56	114	15
177 7		5	12	ы П		Ĩč	3830 20	5571 02	3840 27	\$522.00		15
172 7		1 2	2			١č	2842 05	5515 07	2942 70	5517 02	1.7	15
170.7		1	3	C>>D	LOP	L C	2844.20	5515.62	2045.79	5517.65	14	15
1/7./		4	2	3>>K	73E		3844.20	5515.50	3843.35	3517.15	14	1235
160.7			2	(U)		L R	3843.89	5516.55	3844.56	5518.12	14	135
181.7		2	3	U		B	3845.89	5517.87	3845.60	5518.97	14	15
182.7		2	3	U		B	3845.30	5520.49	3845.95	5520.32	14	15
183.7		2	3	U		B	3846.17	5519.34	3847.66	5521.25	14	15
184.7		2	3	R	+SE	B	3846.24	5519.45	3846.55	5520.76	14	125
185.7		2	3	R	+S	B	3846.73	5520.34	3847.16	5521.98	14	25
186.7		2	3	U		С	3846.83	5523.85	3847.31	5524.79	14	15
187.7		2	3	Т	+SW	A	3747.86	5835.01	3746.99	5839.12	4	1235
188.7		2	3	Ū		Ċ	3859.24	5607.81	3901.28	5604 42	4	
189.7		2	3	Ū		Ē	3859.91	5605.58	3858.53	5606 72	4	

Примечание. 1 - Иванова, Трифонов, 1976; 2 - Копп и др., 1964; 3 - Трифонов, 1976; 4 - Трифонов, 1983; 5 - Трифонов и др., 1986; 6 - Трифонов В.Г., новые данные

### Приложение 7.1

### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

Appendix 7.1

### Manifestations of fault activity and methods of offset dating

Ne	Sign	No	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign
2.7	OC,OT;GC	41.7	OF	11.1	OF;GC	118.7	OF	154.7	OC;GĆ
3.7	OF,RS	42.7	OC;GC	78.7	OF;GC	119.7	OF,RS	155.7	OF,RS
6.7	OF,OD	43.7	ER,OC,OT;GC	80.7	OF;GC	120.7	OF,RS	156.7	OF,OD;GC
8.7	OF,RS	44.7	OF	81.7	OF;GC	121.7	OF,RS	157.7	OF,RS

N₂	Sign	No	Sign	No	Sign	Ne	Sign	Me	Sign
11.7	OC,OT;GC	45.7	OF	82.7	OF;GC	122.7	OF,RS	158.7	OF,RS
12.7	OC,OT,OC,OT;GC	46.7	OF	84.7	OF	123.7	OF,RS	159.7	OF,RS
13.7	OF,OC,OT;GC	47.7	OF	85.7	OF;GC	124.7	OF,RS	160.7	OF,RS
14.7	OF,HR;AR	48.7	OF;GC	86.7	OF;GC	125.7	OC,HR;AR	161.7	OF,RS
15.7	HR;AR	49.7	OF	87.7	OF;GC	126.7	OF,RS	162.7	OF,RS
16.7	OF;GC	50.7	OF	88.7	OF;GC	127.7	OF,RS	163.7	OF;GC
17.7	HR;AR	51.7	OF	90.7	OF;GC	128.7	OF,RS	164.7	OF,RS
18.7	OF,RS	52.7	OF	91.7	OF;GC	129.7	OF,RS	165.7	OF;GC
19.7	OF,RS	53.7	OF;GC	92.7	OF;GC	130.7	OF,RS	166.7	OC;GC
20.7	OC;GC	55.7	OF;GC	93.7	OF;GC	131.7	OF,RS	167.7	OC;GC
21.7	OF,RS	56.7	OF	94.7	OF;GC	132.7	OF,RS	168.7	OF,RS
22.7	OF,RS	57.7	OF	95.7	OF;GC	133.7	OC;GC	169.7	OC;GC
23.7	OF,RS	58.7	OF	96.7	OF;GC	134.7	OF,RS	170.7	OF,RS
24.7	OF,RS	59.7	OF,HR;AR	97.7	OF	135.7	OC;GC	171.7	OC;GC
25.7	RS	60.7	OF	98.7	OF	136.7	OF,RS	172.7	OC;GC
26.7	OF,RS	61.7	OF;GC	99.7	OF,GA;GC	137.7	OC;GC	174.7	OF,RS
27.7	OF,RS	62.7	OF	101.7	ER	138.7	OF,RS	175.7	OF,RS
28.7	OF,RS	63.7	OF;GC	103.7	ER	139.7	OF,RS	176.7	OF,RS
29.7	OF,RS	64.7	OF;GC	104.7	OC,OT,HT,GA;GC	140.7	OC;GC	177.7	OF,RS
30.7	OF,RS	65.7	OF	105.7	OC;GC	142.7	OF,RS	178.7	OF,RS
31.7	OF,RS	66.7	OF	107.7	OF,RS	143.7	OF,RS	179.7	OF,OC;GC
32.7	OC,ER,HR;GC	67.7	OF;GC	108.7	OF,RS	144.7	OF,RS	180.7	OC;GC
33.7	OF;GC	68.7	OF	109.7	OF,RS	145.7	OF,RS	181.7	OF,RS
34.7	OF;GC	69.7	OF;GC	110.7	OF;GC	146.7	OF,RS	182.7	OF,RS
35.7	OF	70.7	OF	1111.7	RS,GD	147.7	OF,OD;GC	183.7	OF,RS
36.7	OF	71.7	OF;GC	112.7	RS,GT	148.7	OF,RS	184.7	OF
37.7	OF	72.7	OF;GC	113.7	OF;GC	149.7	OF,RS	186.7	OF,RS
38.7	OF	73.7	OF;GC	114.7	OC,OT;GC	150.7	OC;GC	187.7	OF;GC
39.7	OF	74.7	OF;GC	116.7	OF,OT,SM	151.7	OF;GC	1	
40.7	OC	75.7	OF;GC	117.7	OF	153.7	OC;GC		1

### Приложение 7.2

#### Наклон плоскостей разломов

### Appendix 7.2

### Dip of faults

Ne	An-As	Site		An-As	Site	N₂	An-As	Site
2.7	50 70 SW	3804.76 5758.49		30 32 SS	3747.77 5830.64	86.7	55 55 SW	3713.30 5941.90
6.7	11 25 SE	3815.15 5741.28		28 33 SS	3747.86 5829.58	87.7	60 60 SS	3713.55 5938.57
10.7	30 60 SW	3834.49 5707.61		25 29 SS	3748.43 5828.62	88.7	45 45 SW	3711.95 5940.64
11.7	35 65 SW	3836.51 5658.01		25 30 SS	3748.85 5827.60	90.7	45 45 SW	3715.07 5937.99
12.7	45 60 SW	3835.10 5653.15	53.7	28 32 SS	3748.23 5829.50		50 50 SW	3715.74 5935.89
	50 10 SW	3836.96 5651.20	54.7	15 30 NN	3748.07 5828.56		65 65 SW	3715.48 5936.59
13.7	45 50 SW	3852.11 5619.24	55.7	25 30 SS	3748.53 5827.22		50 50 SW	3715.74 5935.89
	40 50 SW	3853.05 5617.39	56.7	33 35 SS	3748.55 5826.53	91.7	62 62 SE	3715.20 5936.78
15.7	50 60 SW	3853.43 5615.44	61.7	89 89 SS	3721.11 5924.53	92.7	40 60 NN	3714.95 5937.09
16.7	35 50 SE	3903.61 5557.52	63.7	60 70 SE	3721.84 5924.84	93.7	63 63 SW	3713.29 5933.67
32.7	40 60 SW	3755.68 5812.96	64.7	45 55 NW	3721.72 5925.16	94.7	60 60 SW	3713.83 5933.09
33.7	25 35 SS	3756.40 5811.50	67.7	55 70 SW	3721.17 5926.63	95.7	55 55 SW	3714.47 5932.77
34.7	25 30 SS	3757.35 5811.15	68.7	60 70 SW	3720.81 5926.23	103.7	75 89 SW	
40.7	32 32 SS	3750.00 5836.32	69.7	55 70 SW	3720.37 5927.82	104.7	84 84 SW	3908.76 5447.20
43.7	18 38 SS	3746.05 5849.30	70.7	35 35 SW	3720.23 5928.87	113.7	50 80 SW	3951.07 5428.71
	17 23 SS	3746.17 5848.33		60 70 SW	3720.57 5928.33	114.7	30 40 SW	3947.79 5433.11
1	16 30 SS	3747.57 5840.24	71.7	40 45 SS	3710.70 5949.07	125.7	50 60 NW	3859.86 5604.29
44.7	40 48 SW	3746.22 5846.62	73.7	56 56 EE	3711.02 5950.35	147.7	38 40 NW	3858.11 5515.89
45.7	14 34 SW	3745.99 5847.21	74.7	75 75 WW	3711.75 5949.61	151.7	60 70 EE	3855.29 5512.43
46.7	45 50 SW	3745.76 5849.83	76.7	70 70 SS	3713.40 5943.99	152.7	40 50 SS	3852.44 5511.90
47.7	90 90	3748.14 5831.95	77.7	68 68 EE	3712.60 5944.29	156.7	60 60 SS	3851.80 5519.63
48.7	25 30 NE	3748.23 5833.36	79.7	62 62 NE	3719.67 5934.80	163.7	40 50 NN	
49.7	25 25 SS	3747.82 5832.59	80.7	60 64 NE		167.7	60 70 NE	3842.65 5505.45
51.7	31 35 SS	3746.33 5830.87	81.7	50 60 NE		179.7	55 55 SE	3845.05 5516.60
	75 80 SE	3746.46 5831.11	82.7	40 45 SS	3717.68 5937.82	184.7	50 50 SS	3846.48 5520.49
52.7	25 25 SS	3747.14 5834.86		40 35 SS	3717.59 5938.81	185.7	50 50 SS	3846.95 5521.34
	25 30 SW	3746.82 5835.94	83.7	52 52 NN	3716.19 5941.43	187.7	30 60 SW	3747.30 5837.79

### Приложение 7.3

### Амплитуды и скорости перемещений по разломам

### Appendix 7.3

					1 10	T	<b>.</b>		0
N₂	Md		<b>v</b>	SILC	<u></u>   76 7	M0	1	<u> </u>	SILE
2.7	D22 22	Q3-Q4	VDL2	2804.70 2728.49	13.1	51 5	032		3713.89 3943.04
			VDI 2	3804.70 3738.49	78 7	D2 2 D6 6	04		3712.00 3944.29
	05.5	(042)		3804 76 5758 49	/0./	D9 9	04	VD0610	3715 14 5943 06
	R66	03-04		3804.76 5758.49		V0.1 0.1	<b>\</b> .		3715.14 5943.06
	V5 5	03-04		3804.76 5758.49		DII	042	VD0.2 0.5	3715.85 5942.50
	D/R = 4/1				79.7	D6 6	Q3-Q41		3719.67 5934.80
10.7	V4 5	Q32-Q4		3834.49 5707.61		D2 2	Q32-Q41		3719.67 5934.80
	VI.5 1.5	Q4		3834.49 5707.61		D1.5 1.5	Q41		3719.67 5934.80
11.7	V8 9	(Q32-Q4)	VR0.1 0.3	3836.51 5658.01		E0.2 0.2			3719.67 5934.80
	D8 10	(Q42)	I	3836.51 5658.01		DI I	Q41		3719.76 5933.78
12.7	D7 11	Q4	VDI 1	3835.10 5653.15		R0.5 0.5	Q32-Q41		3719.76 5933.78
	R1.4 1.8	Q4		3835.10 5653.15		V0.4 0.4	Q32-Q41		3719.76 5933.78
	D5 5	042		3835.10 5653.15		D0.8 1.0	032-041		3719.83 5932.62
	V2.5 3	032-04		3833.10 3033.13	00.7	VU.25 U.25	032-041		3/19.83 3932.62
	NO.3 3.7	Q32-Q4		2925 10 5652 15	00.7		022.041		
	V1 1 3		VR0 13 0 13	3836 96 5651 20		DI 5 I 5			
		04	110.15 0.15	3836 96 5651 20		V0202	041		
	D6 7	042	VD1.3 1.3	3836.96 5651.20		V0.3 0.3	032-041		3720.05 5932.32
	D14 15	032-04		3836.96 5651.20		D0.8 1	041		
1	D55-65	Q3-Q4	VD1 2	3836.96 5651.20		V0.25 0.5	Q41		
	D/R=8/1			3836.96 5651.20		R0.5 0.5	Q41		
	V22 22	Q3-Q4		3836.96 5649.86		81.7D3 3	Q32-Q41		3718.52 5936.66
	R25 25	Q3-Q4	VR0.25 0.25	3836.96 5649.86		V0.4 0.5	Q32-Q41		3718.52 5936.66
	V1.7 1.7	Q4	VR0.17 0.17	3836.96 5649.86		R0.6 0.6	Q32-Q41		3718.52 5936.66
	D6 6	Q4	VD0.6 0.6	3836.96 5649.86	82.7	V0.2 0.4	Q4		3717.68 5937.82
1	D/R=4/1			3836.96 5649.86	1	V0.5 0.5	04		3717.59 5938.81
13.7	VU./U./	032-04		3852.11 5019.24	0.7 7	10.8 0.8	04	V10.08 0.08	3717.59 5938.81
	VARAA	032-04		3852.11 5019.24	83.1	VU.3 U.3	032-04		3/10.19 5941.43
	T1212	032-04		3852 11 5610 24		N0.4 0.4	032-04		3715 56 5042 25
	V1515	Q32-Q1		5652.11 5019.24		V0.15.0.15	04		3715 56 5942.25
	T2 2.5	04		3853.05 5617.39	85.7	V2 2	Õ3		3713.62 5942 13
	D4 5	Q4		3853.05 5617.39	<b></b>	D5 5	03		3713.62 5942.13
14.7	D1 3	<2300yrs.		3850.86 5620.85	86.7	V1 1	Q3		3713.30 5941.90
	V0.8 0.8	Q4		3850.86 5620.85	87.7	V0.6 0.6	Q32		3713.55 5938.57
15.7	D5 6	Q4		3853.43 5615.44		R0.7 0.7	Q32		3713.55 5938.57
	DI 5	Q42		3853.81 5615.44	88.7	V0.9 0.9	Q4		3711.95 5940.64
	D6 7	<2300yrs.		3858.61 5605.91		T1.3 1.3	Q4	VT0.13 0.13	3711.95 5940.64
167		<2300yrs.	VD4 4	3900.09 5604.36	90.7	V0.25 0.25	Q32		3715.07 5937.99
17.7	D8 10	23000		2002 99 5555 02		KU.35 U.35	Q32		3/15.0/ 593/.99
20.7	D4 4	2300915		3000 04 5546 46		PO 55 0 55			3715.74 3933.89
32.7	D11 12	<2300vrs		3755.68 5812.96		DI 1	032-041		3715 74 5035 90
	D5.5 6.5	-2500,15		3755.68 5812.96		D2 2	032-041		3715 74 5935 89
1	D4.5 4.5		1	3755.68 5812.96	95.7	DI 1.5	032		3714.47 5932.77
	D5 5	Q4			101.7	V0.04 0.08	1984		3919.63 5400.89
	V1 1	Q42		3755.68 5812.96		D0.04 0.08	1984		3919.63 5400.89
	R1.3 1.3	Q42		3755.68 5812.96	103.7	D0.30 0.37	1983	J	3912.15 5435.40
33.7	V0.5 0.7	Q32-Q4		3756.40 5811.50	104.7	V5 5	Q32-Q4		3908.76 5447.20
24.7	11.2 1.6	Q32-Q4		3756.40 5811.50		V1 1	Q42		3908.76 5447.20
34./	VU.3 0.4	Q32-Q4		3757.35 5811.15		D4 4	Q42		3908.76 5447.20
40.7	10.0 0.8	Q32-Q4		3757.35 5811.15		D/R=4/1			3908.76 5447.20
1.1		022.041		3/49.89 3836.80	105 7		1000yrs.		3908.76 5447.20
1	T1024	032-041		3750.00 5830.32	105./		02( 04)		13901.83 3449.31
42.7	D6 10	032-041		3746 57 5044 45	110.7		(4)-(4)		4002.09 3330.20
43.7	V2 2	041		3746 05 5840 30	1137	D4 4	Å.		3951 07 5428 71
	T3.5 6.5	041		3746.05 5849.30	113.7	V0608	032-04		3951 07 5428 71
	V2.2 2.2	041		3746.05 5849.30	114.7	D1.5 2.5	032-04		3947.79 5433.11
	T6 7	Q41	VT0.65 1.0	3746.05 5849.30	1	T1.5 2	032-04		3947.79 5433.11
46.7	D1 1.5	1		3745.76 5849.83	116.7	S>N	<b>.</b> .		3900.85 5449.13
47.7	S5 5	Q32		3748.14 5831.95	117.7	S>N			3900.97 5447.69

# Offsets and rates of motion on faults

N₂	Md	T	<u>v</u>	Site	N₂	Md	T	v	Site
52.7	VI 1.5	1		3747.33 5834.32	125.7	S5 6	Q4		3859.86 5604.29
	VI.11.1			3747.14 5834.86		S2.5 3	<2300yrs.		3859.86 5604.29
1	T2.6 2.6			3747.14 5834.86	133.7	D30 35	Q3-Q4	VD0.5 0.5	3907.40 5510.72
	D2 2			3746.82 5835.94	135.7	S>R			3905.46 5507.73
	V11	Q32-Q41		3747.86 5829.58	137.7	S3 3	Q4		3859.49 5502.18
	T2 2	Q32-Q41		3747.86 5829.58		S0.6 0.6	Q42	VS0.3 0.5	3859.49 5502.18
	D5 6	Q41		3748.36 5829.13	140.7	S1.5 1.5	Q4		
53.7	VII	Q4			141.7	S1.5 1.5	Q4	1	3859.42 5503.29
	T2 2	Q41			147.7	T1.5 1.5	Q32(-Q41)		3858.11 5515.89
54.7	D10 15	Q32-Q41		3748.07 5828.56	150.7	S8 8	Q4		3855.21 5512.01
55.7	D5 6	Q41			153.7	S2.5 3	Q4		3852.08 5517.03
56.7	V7 9	Q32-Q4		3748.09 5827.36	156.7	V0.4 0.4	Q32-Q4		3851.80 5519.63
	D5 5	Q4	VD0.5 0.5	3746.90 5829.00		R0.5 0.5	Q32-Q4		3851.80 5519.63
59.7	D6.5 6.5	Q42	VD1.4 1.8	3740.16 5917.95	165.7	S2.5 2.5	(Q42)		3846.66 5506.15
	D2 3	700-1200yrs	VD2.1 2.9	3740.48 5917.30	166.7	DI 1	Q42		3844.84 5506.21
61.7	D3 3	Q32		3721.11 5924.53	167.7	D0.7 1	Q42		3842.65 5505.45
	R1.5 1.5	Q32		3721.11 5924.53		V0.1 0.2	Q42		3842.65 5505.45
63.7	R1.15 1.15	Q32		3721.84 5924.84		D3 3	Q3-Q4		3842.65 5505.45
64.7	S5 5	Q32		3721.72 5925.16		V0.5 0.5	Q3-Q4		3842.65 5505.45
67.7	D2 3	Q32-Q41		3721.17 5926.63		D2 2	(Q32-Q4)		3842.65 5505.45
69.7	D0.7 1	Q32		3720.37 5927.82		D/R=6/1			3842.65 5505.45
	V0.25 0.3	Q32		3720.37 5927.82	169.7	D0.5 0.8	Q42		3840.34 5503.97
70.7	D0.7 1	Q32	VD0.25 0.25	3720.57 5928.33	171.7	D2 2	(Q42)		3845.13 5510.66
ŀ	R0.3 0.3	Q32			172.7	S2 2	Q4	·	3842.15 5512.64
71.7	V0.3 0.3	Q42	VT0.25 0.25	3710.70 5949.07	173.7	DII	Q4		3841.97 5513.75
1	V0.8 0.8	Q4		3710.49 5950.99	179.7	S2 4	Q4		3845.05 5516.60
	T1.2 1.2	Q4	VT0.12 0.15	3710.49 5950.99		V0.3 0.5	Q4		3845.05 5516.60
72.7	D1 2	Q4		3711.79 5950.66	180.7	D1 1	Q4	1	3844.90 5517.75
73.7	V0.65 0.65	Q32-Q41		3711.02 5950.35	187.7	V1.5 1.5	(Q4)	1	
	N0.8 0.8	Q32-Q41		3711.02 5950.35		V4 5	032-04	l	

### Приложение 7.4

#### Сейсмические проявления в зонах разломов

### Appendix 7.4

### Manifestations of seismicity in fault zones

N₂	Seis	Date	H	Add	
15.7				As minimum 3 strong historical earthquakes	
				took place in the f.z. during the last 2300	
				years. The dextral offset during the last	
			1	earthquake was up to 3-4 m dextral;	
				recurrence interval was 600-700 years	
43.7	M 7.3 Ashkhabad	07.10.1948		Zone (graben) of 1948 seismic ruptures	
				180 m long with 0.3-0.5 m of total vertical	
				throw. Individual ruptures of the zone are	
				long. At site on 37047.53' N, 58038.52' E	
				0.1-0.5 m of vertical throw were observed	
59.7			1	2 (?) strong historical earthquakes	
101.7	M6.0 6.0 Burune	08.02.1984		Seismic rupture of the earthquake has a	
				length 11.5 km and total offset up to 0.11 m	
103.7	M5.7 5.7 Kum Dagh	14.03.83		The 17.5 km seismic rupture was created	
				during and after the earthquake with D up to	
1				0.37 m	
125.7				Seismic rupture with historical offset (the	
	i i i i i i i i i i i i i i i i i i i			sinistral component was up to 2.5-3 m	
				during the earthquke)	

### Приложение 7.5

### Прочие сведения о разломах

#### Appendix 7.5

### Other data on faults

N₂	Data	N₂	Data	
2.7	S, (UC). Springs along the fault	105.7 S		
6.7	S	106.7 S		
11.7	S, UC	107.7 S		

16	Data	No	Data
7.2	0.110	108.7	S
12.7	5, 00	100 7	6
13.7	S	109.7	
14.7	S	110.7	S. The reverse f. with the southern side uplifted I m is situated in
1			30-40 m to the south
1.1.7		111.7	S. UC
15.7	3, (00)	1127	S IIC ·
16.7	S	112.7	5, 00 6 LIC The 12 m wide some is leasted close come construct.
17.7	S, (UC)	113.7	S, UC. The 12 m wide ramp is located along some segments of
1			the fault
1.07	S (IIC)	114.7	S
18.7		1157	S S S S S S S S S S S S S S S S S S S
19.7	5, (UC)	116 7	C. En ashelen your of the elemented NiffoE transfine mini hills
20.7	S	110.7	5. En echelon fow of the elongated N550E-trending mini-hills
			strikes along the fault; the length of the hills is 10 m, rarely up to
			45 m; the height is 0.5-0.8 m, rarely up to 1.5 m. There is the
			flexural bend of the O3 surface <10 m and of the O42 surface
		1177	S. En achelon row of the NNW-trending extension fractures
21.7	5, (00)	117.7	5. En concion tow of the 1414 wou change excension fractures
			strikes along the fault
22.7	S, (UC)	118.7	S. En echelon row of the NNW-trending extension fractures
			strikes along the fault
22.7	S (IIC)	119.7	s .
23.7	S, (CC)	120 7	ŝ
24.7	S, (UC)	120.7	
25.7	S, UC	121.7	
32.7	S, (UC). The fault offsets ancient underground irrigational channels.	122.7	S
	Parallel fault north-eastward: dextral slip 0,1-0,15 m of Nisa		
	constructions, built approximately 2100 years ago		
22.7	C	1227	s
33.1			
34.7	3	124.7	
35.7	S	125.7	S, (UC)
36.7	S	126.7	S. (UC)
377	S	1127 7	s (uc)
20.7		1297	
38.7	8	120.7	
39.7	S	129.7	(S, (UC)
41.7	S	130.7	(S, (UC)
43.7	s	1131.7	IS. (UC)
44 7	s	1327	IS (UC)
1 46.7	5	122 7	S. Coastal dune of the Khualumian and (16000-20000 um) strike
45.7	3	133.7	5. Coastal dune of the Knyalynian sea (10000-50000 yrs.) strike
			along the fault
46.7	S	134.7	[S, (UC)
47.7	s	135.7	s
487	031.5	1367	
40.7	012.5	120.7	
49.7	Q32; S	137.7	
50.7	S	138.7	S, (UC)
51.7	S	139.7	S, (UC)
52.7	04: S	140.7	S
53.7	MI S	142 7	Is an
55.7		142.7	
34.7	Q4I	143.7	S, (UC)
55.7	0	144.7	S, (UC)
56.7	IS	145.7	S, (UC). Sinistral en echelon row of thrusts
57.7	IS	146.7	S. (UC). Sinistral en echelon row of thrusts
587	9	147 7	S Sinistral en echelon row of thrusts
50 7	S Devtral officet of the couth eastern well of the Churwader Fortune	1 40 7	
33.1	a benda onset of the south castern wan of the Chugundor Portess	140./	
	could be a result of strong carinquake (or 2 carinquakes)		
60.7	8	149.7	[S, (UC)
61.7	S	150.7	S
62.7	S	1517	03:5
63 7	s	1107 7	032-041
647		1.52.7	
04./		153.7	3
65.7	S	154.7	S
66.7	S	155.7	(UC)
67.7	S	1567	s
60 7	c .	1577	is no
70.7		137.7	
/0./	3	138.7	5, (UC)
71.7	S	159.7	(S, (UC)
72.7	S	160.7	IS, (UC)
73.7	S	161 7	Is an
74 7	021- S	162.7	
17.1	432, 3	102.7	
/5./	5	163.7	Q32;S
77. <b>7</b>	S	164.7	(UC)
78.7	S	165.7	s
80 7	c	166 7	le le
191 7		1.00./	
01./	3	167.7	5
82.7	Q32-Q4; S	168.7	(S, (UC)
	·	-	•

N₂	Data	No	· · · ·	Data	
84.7	S	169.7	S		
85.7	S	170.7	S, (UC)		
86.7	S	171.7	S		
87.7	S	172.7	S		
88.7	S	174.7	S, (UC)		
90.7	S	175.7	S, (UC)		
91.7	Q32; S	176.7	S, (UC)		
92.7	Q32; S	177.7	S, (UC)		
93.7	Q32; S	178.7	S, (UC)		
94.7	Q31; S	179.7	S		
95.7	S	180.7	S		
96.7	Q4; S. The gentle trough with small pits up to 30 cm depth strikes	181.7	S, (UC)		
	along the fault				
97.7	S	182.7	S, (UC)		
98.7	S	183.7	S, (UC)		
99.7	Q3-Q4; S. The iron and other mineralization in the f.z.	184.7	S		
103.7	IS, UC	186.7	S, (UC)		
104.7	S	187.7	S, (UC)		

. . . . .



Рис. 36. Активные разломы Туранской плиты и Казахского щита. Цифрами указаны номера разломов в каталоге провинции Figure 36. Active faults in the Turanian plate and the Kazakh shield. Numerals show fault numbers in the Catalog of the province

### 8. ТУРАНСКАЯ ПЛИТА И КАЗАХСКИЙ ЩИТ

Основной каталог разломов провинции

Данные систематизировали В.И.Макаров, А.А.Никонов, В.В.Шолохов, Л.Б.Аристархова, Н.В.Лукина,

С.Ф.Скобелев и С.С.Шульц-мл.

#### 8. TURANIAN PLATE AND KAZAKH SHIELD

Main catalog of faults in the province

Compiled by V.I.Makarov, A.A.Nikonov, V.V.Sholokhov, L.B.Aristarkhova, V.V.Lukina, S.S.Shults, Jr.and

S.F.Skobelev

N	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
1.8		2	3	U		C	4359.98	5824.60	4343.16	5824.94	19	I
2.8		2	3	U		c	4350.85	5840.27	4205.90	5836.84	19	
3.8		2	3	U		c	4314.98	5845.09	4303.01	5843.90	19	
4.8		2	3	U		C	4345.96	5854.38	4224.65	5923.27	19	
5.8		2	3	U		в	4000.64	6219.07	4108.50	6125.89	19	
6.8		2	3	U		c	4108.50	6125.89	4231.77	5915.32	19	
7.8		2	3	U		В	4000.21	6257.52	4022.63	6209.31	19	
8.8		2	3	U		C	4243.62	5805.54	4118.45	6110.62	19	
9.8		2	3	U		C	4343.10	5907.09	4246.27	5917.72	19	
10.8		2	3	U		C	4306.15	5853.15	4307.69	5952.35	19	
. 11.8		2	3	U		C	4322.55	6127.57	4316.74	6102.49	19	
12.8		2	3	U		C	4310.75	6028.98	4305.21	6005.74	19	
13.8		2	3	U		C	4319.02	6022.84	4246.82	6016.85	19	
14.8		2	3	U		C	4213.98	5940.13	4233.46	6012.94	19	
15.8		2	3	U		C	4200.83	6039.87	4220.87	5952.04	19	
16. <b>8</b>		2	3	U		C	4212.37	6022.42	4202.34	6025.08	19	
17.8		2	3	R	+N	B	4200.38	6103.21	4200.80	6039.80	19	
18.8		2	3	R	+N	C	4200.80	6039.80	4201.21	6001.16	19	
19.8		2	3	U		C	4200.38	6103.21	4203.23	6245.75	19	
20.8		2	3	U		B	4116.83	6124.46	4054.03	6200.97	19	
21.8		2	3	U		C	4053.92	6200.85	3959.18	6323.28	19	
22.8		2	3	E		С	4155.53	6115.11	4134.61	6115.63	19	
23.8		2	3	E		C	4132.44	6116.17	4115.20	6116.59	19	
24.8		2	3	E			4202.15	6126.29	4002.59	6126.76	19	
25.8		2	3	E		C	4320.84	6202.68	4004.20	6202.64	19	
20.8		2	5	E		C	4340.60	6238.06	4246.89	6235.81	119	
27.8		2	3	E			4245.60	6233.22	4218.46	6230.34	19	
28.8		2	5	E			4218.04	6235.59	4000.47	6225.99	19	
29.8		2	2	E			4230.17	6302.87	4019.00	6318.20	19	
20.0		2	2	E		121	4030.05	0323.37	4015.35	0320.33	19	
27.0		2	2			5	4227.30	6245.79	4249.85	0308.90	23	
22.0		2	2	U U			4229.40	6251.02	4219.21	0357.07	23	
34.9		2	2	U U			4219.70	6251.51	4240.38	6400.42	25	
35.8		2		U U			4213.60	6501.05	4137.40	6536.24	19	
36.8		2	1	11			4139.04	6326.00	4145.07	6437 72	10	
37.8		2	3	й П		ا ک	4132.20	6358 28	4151 12	6405 10	10	
38.8		$\tilde{2}$	3	Ŭ		$ \check{\mathbf{c}} $	4128.24	6356.17	4141 55	6434 21	19	
39.8		$\frac{1}{2}$	3	Ŭ		B	4141.86	6430.34	4144.13	6437.69	19	
40.8		2	3	Ū		B	4143.64	6434.76	4142.73	6503.01	19	
41.8		2	3	Ū		B	4114.18	6311.84	4116.60	6335.27	19	
42.8	North Karakala f.	2	3	R	+S	в	4113.86	6326.44	4115.03	6400.25	19	1
43.8	North Karakala f.	3	3	N	+SE	B	4115.03	6400.25	4121.21	6459.60	16	<b>i</b> 1
44.8		2	3	R	+S	B	4056.66	6312.92	4053.15	6333.95	19	i l
45.8	North Kuldjuktau f.	2	3	R>S	+S	В	4050.64	6315.64	4042.46	6426.13	16	135
46.8	-	2	3	R	+SW	B	4023.51	· 6532.42	4028.37	6514.02	19	1
47.8		2	3	R	+SW	<b>c</b>	4014.28	6554.86	4023.42	6532.67	19	1
48.8		2	3	R	+SW	<b>c</b>	4034.14	6537.80	4002.40	6712.80	19	1
49.8		2	3	R	+SW	C	4044.34	6603.39	4009.21	6744.66	19	1
50.8		2	3	R	+SW	C	4024.25	6723.97	4014.40	6750.73	19	1
51.8		2	3	R	+SW	C	4033.69	6712.10	4030.49	6722.82	19	1
52.8		2	3	R	+SW	C	4034.33	6721.21	4022.50	6742.30	19	1
53.8		2	3	N	+SE	B	4013.09	6930.36	4032.51	7019.63	19	1
54.8		2	3	N	+SE	В	4029.31	7014.72	4032.31	7030.12	19	1
55.8		6	3			B	4034.37	6245.43	4002.94	6351.10	19	1
56.8		6	3			B	4037.96	6317.76	4006.18	6438.35	19	1
57.8		6	3			B	4023.36	6340.67	4013.06	6359.78	19	1
58.8		6	3			B	4027.41	6344.78	4004.17	6316.98	19	1
59.8		6	3			B	4000.15	6348.72	4151.75	6528.97	19	1
Туранская плита и Казахский щит

N	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
60.8		6	3			В	4017.18	6753.40	4248.02	6812.57	19	1
61.8		6	3			В	4231.16	7041.21	3956.54	6732.03	19	1
62.8		6	3			B	3948.99	6913.42	4259.01	6939.67	19	1
63.8	Concentric Bukan Flexure	3	3	FL	+W	C	4248.11	6320.77	4200.40	6323.32	16 17	15
64.8	Concentric Bukan Flexure	3	3	FL	+E	C	4200.40	6323.32	4248.11	6320.77	16 17	15
65.8	Kulkuduk f.	2	3	N	+N	R	4230.36	6252.12	4230.10	6333.89	16	14
66.8	North Kokpatas I.	2	2		+3E	В	4213.74	6440.30	4223.23	6421.07	16 17	15
67.8	Concentric Lamoy Flexure	2	2	FL M			4145.29	6408 51	4039.27	6457.51	16 17	5
68.8	Tamoyoulak I. Concentric Kuldink Elevure	3	2	FI	+W		4124.50	6349.85	4032.46	6351.69	16 17	15
09.8	Concentric Kuldjuk Flexure	1 a	11	FI	+F	č	4032.46	6351.69	4127 58	6349.85	16 17	15
70.8	South Auminzatau f.	5	3	N	+N	B	4103.36	6313.22	4103.46	6429.68	16	1
72.8	Tiubkaragan f.	3	3	U		B	4438.03	5024.80	4434.44	5025.65	15 22	[
73.8	Tiubkaragan f.	3	3	U		B	4435.93	5022.72	4432.50	5029.36	15 22	
74.8	Tiubkaragan f.	5	3	Ν	+SW	В	4432.42	5036.02	4429.28	5050.50	15 22	1
75.8	Tiubkaragan f.	3	3	Ν	+SW	В	4425.99	5058.18	4421.68	5111.34	15 22	1
76.8	Tiubkaragan f.	3	3	U		В	4431.03	5033.97	4427.60	5036.90	15 22	
77.8	Tiubkaragan f.	3	3	U		B	4429.32	5030.42	4429.50	5035.20	15 22	
78.8	Tiubkaragan f.	3	3	U		B	4431.73	5024.95	4429.27	5026.04	15 22	
79.8	Tiubkaragan f.	3	3	(E)		B	4432.72	5022.10	4430.73	5021.43	15 22	
80.8	South Tiubkaragan flexure	5	3	FL	+NE	B	4430.90	5012.48	4416.85	5102.45	15 22	
81.8		3	3	FL	+NE	C	4444.31	5118.94	4417.01	5211.97	22	
82.8	C d K anton C	2	5			C.	4432.58	5137.65	4449.99	5201.39	22	1.
83.8	South Karatau I.	13	3	N.	+NE	B	4415.31	5133.44	4358.54	5249.10	22	1
84.8	Koldebay I.	12	2	D D	Tem	D	4412.33	5124.15	4333.81	5204.41	15 22	
85.8	South Takimday flavura	2	2	K El	TSW	D	4337.30	5154.05	4349.99	5149.94	14	11
80.8 07 0	Turbair f	2	2	11 11	T3W		4444.27	5305.75	4342.00	5740 10	22	
07.0	Turbair f	5	2	н П		C	4356.60	5320.32	4350.54	52297.10	22	
00.0 90.9	Tuzbair f	2	2	н П		č	4330.09	5407.20	4351.58	5220.25	22	
07.0	Tuzbair f	5	2	ň		R	4347.60	5407.20	4342 61	5426 10	22	1
90.8 Q1 9	Central Listiant f z	1	1	ŭ	1	R	4332 48	5508 30	4342.01	5426.19	22	<b> '</b>
92.8	Central Ustight f z	1 x	3	ŭ		B	4333 77	5507.41	4317 10	5612.03	22	
93.8	Central Ustight f.z.	3	3	ŭ		B	4323 01	5550.07	4317.10	5612.03	22	
94.8	Central Ustigert f.z.	5	3	FL	+SW	B	4258.80	5716.00	4317 10	5612.03	22	
95.8	Central Ustigert f.z.	3	3	Ū		B	4258.80	5716.00	4242.99	5813.22	22	
96.8	Central Ustiurt f.z.	3	3	Ū		В	4258.80	5716.00	4238.45	5758.57	22	1
97.8	Central Ustiurt f.z.	5	3	Ū		B	4242.99	5813.22	4225.05	5857.50	22	
98.8	Central Ustiurt f.z.	5	3	Ū		B	4238.45	5758.57	4234.65	5817.00	22	
99.8	Central Ustiurt f.z.	5	3	υ		B	4206.88	5950.37	4225.05	5857.50	22	
100.8		5	3	U		B	4342.46	5502.96	4318.70	5515.98	22	
101.8		3	3	(N)	+NE	В	4326.05	5514.12	4321.09	5530.95	22	1
102.8	Tumgachi f.	5	3	R	+NE	В	4331.20	5330.46	4358.54	5249.10	22	1
103.8	Tumgachi f.	5	3	R	+NE	B	4329.31	5333.38	4302.16	5402.24	12 22	1
104.8	Tumgachi f.	3	3	U		C	4301.60	5403.24	4251.77	5419.03	22	
105.8	Sarbolat flexure	5	3	FL	+N	B	4317.14	5253.27	4317.72	5326.41	22	
106.8	South Manghyshlak flexure	5	3	FL	+NE	B	4306.56	5314.13	4245.39	5346.95	22	
107.8	South Manghyshlak flexure	3	3	FL	+NE	С	4244.95	5348.33	4240.72	5405.98	22	
108.8	North Karashek f.	3	3	(R)	+SW	B	4305.12	5418.26	4314.92	5409.38	22	1
109.8		3	3	(N)	+NE	C	4310.95	5406.38	4305.88	5416.71	22	1
111.8	Muzbell f.	3	3	U		B	4304.67	5445.97	4301.75	5453.22	22	
117.0	Muzbell f.	2	3	DN	+NE	B	4301.01	5455.44	4252.53	5514.62	22	1
112.0	Muzbell I. Muzbell f	5	2	U		B	4246.61	5528.98	4252.53	5514.62	22	
113.6	Shahaakhta Aannaa	2	2				4240.01	5528.98	4239.48	5550.89	22	
114.0	South Listing fr	2	2	rL Cl	+N	В	4233.23	5633.00	4239.48	5550.89	22	
116.8	Fast Kumsehshen flavure	2	2	rl Fi	TNE		4313.39	5544.79	4210.87	5740.04	22	
117 8	East Tundays flowing	2	2	ГL CI	TOW	D	4224.55	5312.84	4151.25	5549.45	22	
112.2	East Tuarky Incourc	2	2	ГL CI	TOW		4140.27	5437.48	4114.83	5510.40	22	1
110.0	West Tuerday flexure	2	2	rl ri	TOW		4140.32	5422.54	4140.27	5437.48	22	[
120.8	West Tuesday: flexues	2	2	ГL Ci	TINE		4033.37	5318.33	4134.30	5408.25	22	
121.8	Rilchertau flexure	5	2	гL С1	TINE		4144.00	5350.40	4134.30	5408.25	22	
122.8	Fast Karashar flexure	2	2	ГL С1	+5W		4039.80	5672.69	4033.33	5655 67	22	
123.8	Fast Karashor flexure	2	2	E1	10W		4154.01	5614.04	4043.67	5633.37	22	
124 8	East Karashor flevure	2	11	FI	+6m		4043.97	5655 67	4036.00	5022.00	22	
125.8	Burgun f.	2	11	11		č	4020 10	5700.04	4007 27	5705.31	22	
126.8		5	11	ň		Ř	4149 20	5815 21	4140 75	5810 95	22	
127.8		2	11	ŭ		5	4112 76	5804 38	4107 81	5802.25	22	.
128.8	Chalburun f.	5	3	Ň	+NF	R	4215 26	5740 23	4209.28	5741 27	22	13
129.8		ĩ	3	ii ii		B	4153 48	5858 23	4152.85	5927 00	20	15
130.8		$\frac{1}{2}$	3	Ŭ		B	4151.78	5753.44	4153.48	5858.23	20	15
	•		L ~ I	-							1 – <del>-</del>	1.1.2

N	Name	t	V	Se	Up	R	Y	λ	Y	λ	Re	NN
131.8	Pitniak f.		3	υ		B	4139.33	6048.96	4148.56	6028.64	20	15
132.8		3	3	(R)	+N	C	4154.16	6010.29	4148.68	6119.68	13 22	
133.8	Tahtakair-Sultanuizdak f.	2	3	(D)	-	Ċ	4148.56	6028.64	4057.16	6225.60	13 22	
134.8		1	3	ò		В	4159.65	6107.06	4148.68	6119.68	20	15
135.8	Terengkudyk flexure	3	3	FL	+NE	C	4427.73	5639.11	4354.84	5821.05	22	
136.8	Bekbau flexure	3	3	FL	+SE	C	4436.49	5624.11	4453.71	5732.12	22	
137.8	Kassarma f.	3	3	U		Ċ	4524.68	5722.29	4415.38	5859.19	22	
138.8	West Aral f.	5	3	D		В	4415.38	5859.19	4542.00	5922.96	22	
139.8	West Aral f.	5	3	Ū	i i	C	4626.81	5939.97	4542.00	5922.96	22	
140.8	Kulanda f.	5	3	U		В	4502.19	5934.42	4555.71	5940.04	22	
141.8	Djetygara f.	5	3	U		В	4442.44	5948.92	4609.08	6011.93	22	
142.8	Akulovo flexure	3	3	FL	+N	B	4607.83	5702.49	4549.77	5839.36	22	
143.8	Akulovo flexure	3	3	FL	+N	C	4546.44	5856.59	4549.77	5839.36	22	
144.8	Akulovo flexure	3	3	F	+N .	B	4546.44	5856.59	4541.49	5930.94	22	
145.8	Ashchikgaypak flexure	2	3	FL	+N	C.	4528.64	5503.04	4535.33	5616.34	22	
146.8		2	3	U		B	4540.54	5717.57	4527.56	5830.18	23	15
147.8		5	3	N	+SW	B	4601.18	5837.96	4550.55	5845.97	23	135
148.8		5	3	N	+NE	A	4601.74	5822.62	4539.43	5836.83	23	135
149.8		5	3	U		C	4550.08	5811.48	4532.23	5825.34	23	15
150.8		5	3	U		C	4527.39	5824.63	4515.77	5808.92	23	15
151.8		5	3	U		B	4516.23	5757.38	4503.34	5816.76	23	15
152.8		5	3	U		B	4456.73	5759.74	4434.94	5818.33	23	15
153.8		2	3	U		B	4449.09	5755.45	4343.60	5840.05	23	15
154.8		2	3	U		C	4514.39	5836.02	4450.96	5841.29	23	15
155.8		2	3	U		<b>C</b>	4544.38	5850.06	4520.63	5903.07	23	15
156.8		2	3	U,		B	4510.01	5921.17	4426.27	5903.54	239	15
157.8		2	3	U		B	4616.27	6158.49	4550.89	6054.82	23	15
158.8		2	3	U		B	4615.24	6159.11	4533.11	6109.60	23	15
159.8		2	3	U		B	4611.18	6114.74	4529.73	6125.35	23	15
160.8		2	3	U		C	4539.57	6145.46	4510.13	6131.27	23	15
161.8		2	3	U		B	4526.18	6153.63	4459.53	6146.88	23	15
162.8		2	3	U		B	4540.74	6202.91	4525.87	6200.46	23	15
163.8		2	3	U		B	4542.95	6215.13	4445.28	6057.94	23	15
164.8		2	3	U		B	4505.57	6204.86	4415.28	6047.11	23	15
165.8		5	3	U		В	4352.62	5809.89	4327.27	5806.43	23	15
166.8		5	3	U		C	4346.37	5810.21	4335.98	5830.24	23	15
167.8		5	3	U		В	4335.85	5825.33	4323.21	5811.84	23	15
168.8		2	3	U		C	4301.19	5856.66	4252.05	5912.72	23	15
169.8		2	3	U		B	4310.33	5832.58	4301.32	5846.48	23	15
170.8		2	3	U		B	4401.51	5708.72	4346.65	5728.43	23	15
171.8		5	3	U		B	4314.27	5802.69	4242.47	5827.00	23	15
172.8		5	3	U		B	4229.19	5818.78	4209.64	5831.32	23	15
173.8		2	3	U		B	4259.17	5924.03	4236.45	5918.60	23	15
174.8		2	3	U		C	4331.38	6009.12	4322.19	5927.53	23	15
175.8		5	3	U		B	4334.05	6017.83	4255.65	6004.71	23	15
176.8		2	3	U		B	4334.31	6025.34	4248.04	6025.66	23	15
177.8		2	3	U		В	4237.58	6025.73	4142.91	6029.95	23	15
178.8		2	3	U		B	4123.01	6028.29	4100.27	6030.46	23	15
179.8		2	3	U		B	4328.39	6024.61	4328.73	6110.22	23	15
180.8		2	3	U		B	4309.86	6108.72	4309.42	6029.01	23	15
181.8			3	U		B	4350.72	6051.89	4315.48	6051.53	23	15
182.8		2	3	U		B	4341.17	6137.67	4312.38	6103.86	23	15
183.8		2	3	U I		B	4301.38	6044.38	4247.25	6028.08	23	15
184.8		2	3	U		B	4354.72	6135.89	4334.11	6138.63	23	15
185.8		2	3	U		B	4249.33	6046.51	4237.59	6104.73	23	15
186.8		2	3	U		B	4235.90	6037.03	4206.38	6117.97	23	15
187.8		2	3	U		C	4234.76	6100.20	4159.37	6141.71	23	15
188.8		2	3	U		C	4243.42	6047.56	4208.51	6046.37	23	15
189.8		2	3	U		B	4214.45	6015.58	4150.59	6019.52	23	15
190.8		5	3	U		C	5332.46	6414.71	5436.10	6501.61	21	
191.8		5	3	U		C	5442.10	6505.89	5518.31	6525.62	21	
192.8		5	3	U		C	5522.88	6531.08	5556.89	6558.35	21	
193.8		5	3	U		C	5722.70	6729.12	5413.27	6359.97	21	
194.8		5	3	U		C	5413.27	6359.97	5339.06	6415.31	21	
195.8		5	3	U		C	5611.84	6416.49	5536.11	6435.95	21	
196.8		5	3	U		C	5536.33	6435.97	5517. <del>9</del> 4	6426.34	21	
197.8		5	3	ບ		C	5510.75	6422.79	5457.48	6416.68	21	
198.8	Chinghiz-Tarbagatay f.	3	3	RD	+SW	C	5329.26	7139.36	4703.78	8132.97	4	1
199.8	Yesil-Chiganak f.	5	3	R	+NE	C	4739.42	7119.85	4605.71	7254.51	4	1
200.8	Western Balkhash f.	3	3	R	+SW	C	4604.28	7256.40	4449.28	7418.37	4	1
201.8	Djezkazgan f.	5	3	R	+NE	C	4441.51	7133.50	4642.43	6835.77	4	1

Туранская плита и Казахский щит

N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
202.8	Turgay-Ubagan f.	3	3	R	+SE	С	5233.44	6445.28	5112.36	6436.50	4	1
202.0	Zhilanshin-Turkmenen f.	5	3	R	+E	C	4945.40	6555.99	4723.51	6547.44	4	1
205.0	Turgay f.	5	3	R	+E	C	4740.09	6608.00	4950.72	6608.16	4	1
204.0	Arvskum f.	3	3	R	+NE	C	4704.49	6530.69	4609.97	6648.18	4	1
205.0	Atbasar f.	6	3			C	5134.74	6753.99	5257.96	7056.52	4	
200.0	Uspenskiy f.	6	3			C	5011.77	7522.99	4813.23	7006.31	4	
208.8	Irtysh-Pavlodar f.	6	3			C	5514.37	7303.97	5039.53	7843.69	10 18	5
200.8	Chulym f.	6	3			C	5512.67	8115.28	5402.09	7754.95	156711	
210.8	Kargatskiy f.	6	3			C	5539.89	8140.61	5429.98	7803.56	156711	
211.8	Tobol'sk f.	6	3			С	5748.96	6727.55	5242.22	6249.42	157818	5

Примечание. 1 - Афанасьев, 1977; 2 - Аристархова, 1989; 3 - Аристархова и др., 1991; 4 - Бабак, 1969; 5 - Генералов, 1983; 6 - Карта новейшей тектоники..., 1978; 7 - Карта неотектоники..., 1992; 8 - Карта новейшей тектоники..., 1979; 9 - Космотектоническая карта..., 1978; 10 - Маркевич, Афанасьев, 1972; 11 - Новейшая тектоника..., 1981; 12 - Петров, Плещеев, 1971; 13 - Пинхасов, 1984; 14 - Попков, 1992; 15 -Шарапов и др., 1980; 16 - Шульц мл., 1973; 17 - Шульц мл., 1974; 18 - Колмогоров В.Г., новые данные; 19 - Макаров В.И., новые данные; 20 - Никонов А.А., новые данные; 21 - Скобелев С.Ф., новые данные; 22 - Шолохов В.В. и Никонов А.А., новые данные; 23 - Шульц С.С., мл., новые данные.

#### Таблица 8.1

#### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

#### Appendix 8.1

## Manifestations of fault activity and methods of offset dating

<u></u>	Sign		Sign	. Me	Sign	N•	Sign
42.8	OD,OF,SI	67.8	OF,SI	150.8	RS,CE;GC	175.8	CE,RS
43.8	OD,OF,SI	68.8	OD,OF,SI	151.8	RS,CE;GC	176.8	CE,RS;GC
44.8	OD,OF,SI	69.8	OF,OD,SI	152.8	RS,CE;GC	177.8	CE,RS;GC
45.8	OF,OC,OD,SI	70.8	OF,OD,SI	153.8	RS,CE;GC	178.8	CE,RS;GC
46.8	OF	71.8	OF,GA,SI	154.8	CE;GC	179.8	GC
47.8	OF	74.8	OD	155.8	CE;GC	180.8	GC
48.8	OF	75.8	OD	156.8	CE,RS;GC	181.8	GC
49.8	OF	83.8	OD	157.8	CE,RS;GC	182.8	RS,CE;GC
50.8	OF	85.8	OD	158.8	CE,RS;GC	183.8	RS,CE;GC
51.8	OF	90.8	OD	159.8	CE,RS;GC	184.8	RS,CE;GC
52.8	OF	101.8	OD	160.8	CE,RS;GC	185.8	RS,CE;GC
53.8	OF	102.8	OD	161.8	CE,RS;GC	186.8	RS.CE:GC
54.8	OF	103.8	OD	162.8	CE,RS;GC	187.8	RS.CE:GC
55.8	SI	108.8	OD	163.8	CE,RS;GC	188.8	RS.CE:GC
56.8	SI	109.8	OD	164.8	CE.RS:GC	189.8	RS.CE:GC
57.8	SI	111.8	OD	165.8	CE.RS:GC	198.8	OF.OC.RT
58.8	SI	128.8	OD	166.8	CE.RS:GC	199.8	OF.RT
59.8	SI	129.8	HR	167.8	CE.RS;GC	200.8	OF.RT
60.8	SI	130.8	OD	168.8	CE.RS;GC	201.8	OF.RT
61.8	SI	131.8	HR	169.8	CE.RS:GC	202.8	OF.RT
62.8	SI	134.8	HR	170.8	CE.RS:GC	203.8	OF.RT
63.8	OF,SI,OD	146.8	RS,CE;GC	171.8	CE.RS:GC	204.8	OF.RT
64.8	OF,SI,OD	147.8	RS,CE;GC	172.8	CE,RS;GC	205.8	OF.RT
65.8	OF,SI,OD	148.8	RS,CE;GC	173.8	CE,RS;GC		
66.8	OF,SI	149.8	RS,CE;GC	174.8	CE,RS;GC		

#### Приложение 8.4

Сейсмические проявления в зонах разломов

#### Appendix 8.4

#### Manifestations of seismicity in fault zones

Ne	Seis	Date	gl	Н	Add
65.8		1964			

#### Приложение 8.3 Амплитуды и скорости перемещений по разломам

#### Appendix 8.3

#### Offsets and rates of motion on faults

Ne	Md	T	V	Site
45.8	R20 30	Q2		W
	S10 12	Q		E
128.8	N3.5 3.5	Q2-Q4		
147.8	V1010			
148.8	N5 5	(Q3-Q4)		

## Прочие сведения о разломах

# Appendix 8.5

#### Other data on faults

N₂	Data
45.8	Epicentres of earthquakes and thermal springs are located in the fault zone
63.8	Isolated lake basins are located in the fault zone
64.8	Isolated lake basins are located in the fault zone
66.8	Epicentres of the shallow earthquakes and thermal springs are located in the fault zone
68.8	Epicentres of earthquakes and thermal springs are located in the fault zone
70 9	Dry channels strike along the fault
170.8	Dry chamiers sunce along the fault. Disclosement of the Middle Age "researces" (hotels)
130.8	Different deformation of the Q2-Q3 alluvium
131.8	Displacement of the Middle Age "caravan-saravs" (hotels)
134.8	
146.8	S. The fault is located in the Ustiurt Plateau
147.8	S. The fault is located in the Ustiurt Plateau. Fresh scarps along the fault
148.8	S. The fault is located in the Ustiurt plateau. Fresh abrasion in the Cape of Baybutek Murun
149.8	S. The fault is located in the Ustight Plateau. Intensive cutting of young streams along the fault
150.8	S. The foult is located in the Listingt plateau. Intensive recent abrasion in the Cane of Keinshavek
151.8	5. The fault is located in the Usiturt plateau, intensive recent abrasion in the Cape of Actinety
153.8	5. The failt is located in the Usting plateau mensive recent ablasion in the cape of Aktaneouk
154.8	S. The fault is located in western part of the Aral Sea. Positive topographic features in the sea bottom along the fault
155.8	
156.8	
157.8	S. The fault is located in the eastern coast of the Aral Sea. Intensive recent cutting of the Syr-Darya River
158.8	S. The fault is located in the eastern coast of the Aral Sea. Fresh landslides. Bends of Holocene channels along the fault
159.8	S, UC. The fault is located in the eastern coast of the Aral Sea. Increase of cutting of the Syr-Darya River upstream and downstream of the
	fault. Bend of the channel
160.8	S, UC.The fault is located in the eastern coast of the Aral Sea. Linear channel along the fault
161.8	S, UC. The fault is located in the eastern coast of the Aral Sea.
102.8	UC. The fault is located in the eastern coast of the Aral Sea. Sharp bend of the Syr-Darya channel $S_{\rm c}$ and
164 8	S. If that is located in the estern cost of the Arabise. The Gaussian me of the Arabise consistence where $Arabise a$
165.8	5, 00. The failt is located in the eastern coast of the Anarya faith controls the coast fine of the Aria Sea S. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Annu-Darya Biver. The fault borders morthostnetural unlift
166.8	S. The fault is located in the SW-em side of the lower part of the Amu-Darva River. Steep scarps and "takyrs" along the fault
167.8	S. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Amu-Darya River. Steep scarps, landslides and talues
168.8	S. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Amu-Darya River. Abnormally deeply cut channels of the Holocene delta
169.8	S. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Amu-Darya River. Abnormally steep scarps of slopes of the Amu-Darya
	valley
170.8	S, UC. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Amu-Darya River. Abnormally deeply cut channels along the fault
171.8	S. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Amu-Darya River
172.8	S. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Amu-Darya River. Bends of the Daryalyk channels
174.0	S. The fault is located in the SW-em side of the lower part of the Amu-Darya River. Abnormally deeply cut channels of the river
175.9	S. The fault is located in the SW-em side of the lower part of the Amu-Darya River
176.8	3. The failt is located in the SW-em side of the lower part of the Amu-Darya River S. The fault is located in the SW-em side of the lower part of the Amu-Darya River Living talueses doen nits along the fault
177.8	S. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Amu-Dava River. Living alloss, deep nits along the fault
178.8	S. The fault is located in the SW-em side of the lower part of the Amu-Darya River. Living talues, deep nits along the fault
179.8	S. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Amu-Darya River, Landslides, taluses, deeply cut channels, fresh alluvium
	fans
180.8	
181.8	S. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Amu-Darya River. Landslides and taluses along the fault scarp
182.8	S. The fault is located in the NE-ern side of the lower part of the Amu-Darya River. Deeply cut channels
183.8	
184.8	S. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Amu-Darya River. Deeply cut dry channel
185.8	S. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Amu-Darya River
180.8	
18/.8 199 9	S. The foult is located in the SW arm side of the lower part of the Army Danie Diver. Steen seem
100.0	5. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Amy Dorya Diver. Steep Scarp S. The fault is located in the SW-ern side of the lower part of the Amy Dorya Diver. Steep scarp with londelides and toluces
107.0	3. The fault is revenue in the SW-Chi she of the reveated levelling along the line Ornely-Davider Step-like subsidence of the NE-em side according to results of the repeated levelling along the line Ornely-Davider
200.0 211 9	Stepline subsidies of the western side of the fault according to repetate it retining along the line Unish Tarroual
411.0	Sup-like subsidence of the western side of the fault, according to repeated forening atoms the first function site of the fault, according to repeated forening atoms the first fillent site of the fault, according to repeated forening atoms the first fillent site of the fault site o



Рис. 37. Активные разломы Тянь-Шаня Цифрами указаны номера разломов в каталоге провинции Figure 37. Active faults in the Tien Shan Numerals show fault numbers in the Catalog of the province

#### 9. ТЯНЬ-ШАНЬ

#### Основной каталог разломов провинции

Данные систематизировали К.Е.Абдрахматов (Киргизстан) и А.В.Тимуш (Казахстан) при участии И.Н.Лемзина, Н.В.Лукиной, В.И.Макарова, С.Ф.Скобелева, А.Л.Строма и В.Г.Трифонова

## 9. TIEN SHAN

## Main catalog of faults in the province

Compiled by K.E.Abdrachmatov (Kirghizstan) and A.V.Timush (Kazakhstan) with participation of I.N.Lemzin, N.V.Lukina, V.I.Makarov, S.F.Skobelev, A.L.Strom, and V.G.Trifonov

N	Name	t	V	Se	Up	R	Y	λ	Y	λ	Re	NN
1.9		2	2	R	+5	B	4229.47	7048.87	4217.15	7256.59	17 31	1
2.9	1	2	2	RD	+SW	B	4202.73	7332.37	4216.92	7257.19	17 31	1
3.9	1	3'	2	R	+N	B	4159.98	7243.45	4155.79	7338.09	31	1
4.9	1	3	3	R	+S	B	4145.08	7354.55	4149.98	7333.81	31	1
5.9	1	3	2	R	+S	B	4159.06	7334.72	4147.66	7415.88	31	1
6.9	1	3	3	R	+S	B	4138.90	7418.65	4141.99	7335.02	31	1
7.9	l ·	3	3	U 1		C	4139.87	7428.27	4139.15	7419.09	31	1
8.9	4	3	3	U /	/	B	4134.25	7402.40	4136.59	7326.35	31	1
9.9	4	3	2	R	+N /	B	4133.65	7459.95	4129.64	7415.93	31	1
10.9	1	3	3	R	+S /	B	4130.24	7434.33	4131.41	7359.41	31	1
11.9	1	3	3	(R)	+S /	B	4132.89	7455.25	4129.45	7443.93	31	1
12.9	Madin-Taldysu f.	5	2	RT	+SE	B	4030.24	7226.33	4105.45	7357.69	12 31	14
13.9		3	3	[υ]	/	B	4114.71	7519.34	4104.76	7429.18	31	1
14.9	1	3	2	R	+S	B	4102.95	7500.17	4059.14	7413.03	31	1
15.9	issyk-Ata f.	2	2	(т'	+S /		4246.57	7423.92	4240.25	7518.94	31 /	1234
16.9	i '	2	3	(D)	/	<b>B</b>	4248.88	7429.94	4239.57	7412.40	31 35	1
17.9	í '	2	3	UU	1	B	4242.06	7420.14	4248.13	7432.68	31	1
18.9	1	2	2	RT	+s	B	4245.43	7429.40	4240.55	7511.22	31	1
19.9	1	2	3	ĺυ′	/	B	4246.44	7437.65	4244.48	7433.39	31	1
20.9	1	2	3	ΙŪ	/	B	4242.88	7429.88	4240.03	7423.87	[ <sup></sup> ]	
21.9	1	2	2	DR	+SE	1A	4241.89	7437.84	4239.63	7427.60	31 35	13
22.9	Chonkurchak f.	12	2	TR	+5	B	4237.73	7435.80	4238.00	7401.18	16 26 31	1
23.9	Chonkurchak f	12	3	TR	+5	141	4237.89	7403.75	4248.08	7257.93	17 25 26 31	1234
24.9		12	3	l ü '	-	B	4237.90	7417.37	4233.96	7408.39	31	1
25.9	1	2	3	1 ŭ '	1 1	1B	4237.96	7431.07	4231.95	7410.61	31	1
26.9	1	2	13		1 +s 1		4743.77	7448.84	4741.98	7446.07	27 31	1
27.9	1	12	12	S(R)	+SE		4735 20	7435 02	4740 42	7430 32	27 31	14
28.9	1	12	13		1.001		4239.26	7446 03	4232.06	7439.96	21 35	1
20.0	1	12	17	1 й '	1 1		4228 08	7437 92	4237 40	7433.05	21 25	1
20.0	1	15	11	ŭ '	1 1		4221 00	7410.46	4230.25	7400 44	31.33	
21 0	1	5	5	1	1 ±N		4221.00	7420.45	4230.23	7417 32	27 21	
22.0	1	15	15	TD			4216.52	7430.03	4207 51	7411.52	27 31	
22.0	1	15	12		TO		4210.32	7611 20	4201.51	7405.40	2/ 31	
240	Circlesin 6	15	13		TNE		4160 79	7405 42	4209.70	7410.04	25 27 51	
24.7		15	13		TOE		4137.70	7405.42	4210.47	7428.84	31 30	14
33.7	Emel I.	14	2		TOE		4146.17	7441.92	4145.84	/419.42	31 30	1
30.7	Naryn-Sonkul I.Z.; Western Aksnirak I.	14	4		1 13	141	4111.34	7333.33	4125.11	7430.03	31 32 30	1234
31.7	Naryn-Sonkul I.Z.; Naryn I.		4			<u>ا</u> م ا	4130.13	7302.00	4149.09	7330.87	31 30	13
20.0	Naryn-Sonkul I.Z.; Kokemenn I.	13	2		13		4141.03	7349.77	4142.97	7340.70	31 30	1
39.9	Naryn-Sonkul I.z.; Norunem Djungol I.	14	14		+NW	( N	4155.07	7421.12	4205.81	7452.01	31 30	1234
40.9	Naryn-Sonkul I.Z.; Minkusn I.	2	21	K	+N /	1	4142.00	7420.00	4151.00	7456.00	31 36	124
41.9	Naryn-Sonkul I.Z.; South Sonkel I.	2	131	D>>K	+3	141	4140.42	7604.21	4142.17	7500.92	31	134
42.9	Naryn-Sonkul I.Z.; South Sonkel I.	2	131	D>>K	+5		4142.32	7606.74	4144.55	7548.84	31	134
43.9	Naryn-Sonkul I.Z.; North Naryn I.	2	121	D>K	+N		4133.05	7645.71	4134.63	7602.24	31 32 36	1234
44.9	Naryn-Sonkul I.z.; Eki-Naryn I.	2	21		+N		4126.20	7600.95	4127.60	7629.22	31 36	1235
45.9	1	2	3	(R)	+NW	B	4112.76	7434.15	4120.83	7448.46	17	1
46.9	1	2	31	R	+NW	B	4109.00	7442.81	4117.66	7459.06	17	1
47.9	L '	2	31	R	+5	B	4104.00	7440.73	4103.07	7426.82	27	1
48.9	Northern Susamyr f.	2	2	R	+N	A	4220.19	7419.61	4217.88	7347.84	25 27 31	13
49.9	Northern Susamyr f.	2	2	R	+N		4212.77	7312.11	4214.42	7326.05	31	134
50.9	Northern Susamyr f.	2	2	R	+N	A	4216.84	7351.08	4213.03	7318.96	26 27	134
51.9	1	2'	31	N	+N	B	4212.19	7340.57	4214.31	7348.98	31	1
52.9	1	2	3	U 1		B	4140.12	7330.14	4138.22	7311.88	31 35 36	1
53.9	1	2'	3	U	1 1	B	4136.11	7346.43	4137.27	7336.28	32	1
54.9	1	2	3	Ιυ !	1 1	B	4136.76	7309.54	4146.49	7300.83	31	li
55.9	1	2	3	Ιυ!	1 1	B	4135.31	7312.38	4138.34	7308.88	31	1
56.9	Talas-Fergana f.	2'	11	D>>R	+SW	A	4024.97	7453.98	4230.31	7047.84	4 5 23 30	1234
57.9	Talas-Fergana f. (splay)	2	3	U	1 1	B	4144.99	7255.78	4141.21	7300.48	31	1
58.9	Talas-Fergana f.	2	3	D>>R	+sw	B	4353.17	6844.27	4230.90	7044.00	34	
59.9	Talas-Fergana f.	12	3	D>R	+SW	B	4459.96	6643.10	4326.31	6910.67	34	

Тянь-Шань

$ \begin{array}{c} 20 \\ c \\ $		Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	Ŷ	λ	Re	NN
ist of a construction       2       3       (R)       N W       B       40010       733.64       11       1         62.9       2       3       U       B       40010       733.64       80000       733.64       11       1         63.9       2       3       U       B       420011       7120.64       430.05       721.64       31.1       1         64.9       2       3       U       B       420011       7120.64       11.1       1         65.9       2       2       T       FE       B       4203.7       7171.44       4201.07       710.77       1         70.9       3       3       T       +N       B       423.57       7171.44       421.01       713.04       717.7       1         70.9       3       3       R       +N       B       423.53       783.74       410.02       77.7       1         71.9       3       3       R       +N       B       413.50       773.53       13.00       77       1         72.9       3       3       R       +N       B       413.50       773.54       11.1       1       1	- 60.9	Arslanbob f.	2	2	TR	+N	A	4115.95	7159.83	4126.55	7326.48	31 32	1234
62.9       2       2       R       *8       B       410.14       332.6.2       403.00       725.88       J.2       1         63.9       2       J       U       B       4023.11       732.02       733.	61.9		2	3	(R)	+NW	B	4051.36	7248.60	4120.84	7336.51	31	1
63.923084.42.7123.24.03.7724.591164.9231U84.005.1721.744.008.7131.67.04.59165.9231U84.005.1721.744.008.7131.2165.9231U84.025.77.17.244.008.7131.2165.9330184.122.7121.244.13.647.02.3711.270.933T+N84.23.577.51.744.21.017.16.052.7171.933UN84.13.537.62.744.12.807.14.052.7172.933UN84.10.157.57.583.11175.933UN84.10.157.57.58111177.933T+N84.10.297.66.0741.10.307.47.111177.933T+N84.10.297.66.0741.10.207.47.131110.931H14.12.97.66.0741.10.207.47.1311177.933T+N84.10.297.66.0741.10.207.47.131111.91114.12.97.65.0741.10.20 <td>62.9</td> <td></td> <td>2</td> <td>2</td> <td>R</td> <td>+S</td> <td>B</td> <td>4110.14</td> <td>7352.63</td> <td>4050.03</td> <td>7257.88</td> <td>31 32</td> <td>1</td>	62.9		2	2	R	+S	B	4110.14	7352.63	4050.03	7257.88	31 32	1
649       2       1       0       8       421.0       1       120.0       130.2       120.0       1       1       1         659       2       2       T       +E       B       424.27       721.32       4154.27       720.87       31       12       1         669       2       3       R       +H       B       422.16       7422.4       230.87       31       32       1         669       3       3       (D)       H       423.57       7517.42       421.01       700.37       172.37	63.9		2	5	U		В	4202.21	7230.92	4203.70	7228.99	31	
659       2       1       0       8       4005.53       7217.42       7208.77       7208.77       7208.77       11       1         679       2       3       R       +N       B       4124.27       7174.22       7208.77       11.32       1       1         679       3       3       T       +N       B       4235.75       771.42       421.60       771.85.7       171.85	64.9		2	2	U		DR	4202.01	7216.01	4155.02	7244.24	31	
669       2       2       1       -E       0       422.17       213.22       135.72       7208.34       31.32       1         679       3       3       (0)       B       423.57       7517.42       421.20       700.83       31.32       1         709       3       3       U       H       423.62       703.66       423.60       703.66       423.60       703.66       423.60       703.66       423.60       703.66       423.60       703.66       423.60       703.66       423.60       703.66       423.60       703.66       423.60       703.66       423.60       703.60       124.00       701.60       11	65.9		2	2	п П	1	R	4205.17	7210.91	4708 71	7210 57	31	li l
2       3       R       +N       B       4125.16       7142.27       4125.94       7208.44       132       1 <td< td=""><td>66.9</td><td></td><td>2</td><td>2</td><td>Ť</td><td>+E</td><td>B</td><td>4124.27</td><td>7213.22</td><td>4154.72</td><td>7200.87</td><td>31 32</td><td>i</td></td<>	66.9		2	2	Ť	+E	B	4124.27	7213.22	4154.72	7200.87	31 32	i
asso         b         43         3         100         N         B         4235.57         7517.42         612.10         700.37         172.7         1           71.9         3         3         U         N         B         435.53         762.36         420.02         771.45         27.7         I           73.9         3         3         T         +N         B         4135.53         762.34         4130.64         757.50         712.62         7         I           74.9         3         3         R         +N         B         4130.61         753.44         410.05         753.70         31         I         I         I         173.9         1         I         I         I         I         I         I         I         173.77         I <td< td=""><td>67.9</td><td></td><td>2</td><td>3</td><td>R</td><td>+N</td><td>B</td><td>4125.16</td><td>7148.27</td><td>4135.94</td><td>7208.34</td><td>31 32</td><td>li l</td></td<>	67.9		2	3	R	+N	B	4125.16	7148.27	4135.94	7208.34	31 32	li l
705         3         3         T         +N         B         232.62         703.06         243.53         774.55         172.5         1           72.9         3         3         T         +N         B         413.53         776.264         413.03         771.455         172.62         1           73.9         3         R         +N         B         413.04         773.54         413.04         773.54         11         1           73.9         3         T         +N         B         413.04         773.54         411.11         773.54         111.11         1           76.9         3         3         T         +N         B         413.129         775.54         411.22         755.54         112.22         751.11         1           77.9         3         3         T         +N         B         413.07         766.54         433.33         750.44         413.33         750.44         413.33         750.44         433.33         750.44         433.33         750.44         433.33         750.45         113.53         1           81.9         2.3         DR         +NE         B         4430.57         750.54	69.9		3	3	(D)		В	4235.57	7517.42	4212.01	7610.71	17 27	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	70.9		3	3	Т	+N	В	4238.62	7633.06	4243.60	7723.37	17 26 27	1
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	71.9		3	3	U		B	4153.53	7623.62	4200.23	7714.55	27	1
73.9338+YB412.08628.6441.0.2471.04611175.933UB410.0171.0141011175.933T+WB411.0271.01411175.933T+WB411.0275.03.03411.12755.7501177.933T+WB411.02756.111111179.933T+WB411.02760.1131.3754.4413.02756.1111180.923DHHE425.03760.14423.3373.04.1613.5181.923DHHE12.5751.13423.35731.1513.5184.923UB4240.63763.5414.25.77735.1013.5185.923UB4240.64760.76425.65733.2613.5185.9Kemin f.12SCA425.17770.82429.81738.0612.223.483.9Kemin f.12SCA425.17770.83429.67735.0613.1112.483.9Kemin f.12SCA425.17765.10735.1013.15112.483.9Kemin f.	72.9		3	3	T	+N	B	4137.35	7546.73	4132.80	7514.03	27	1
74.9       2       3       K       PK       B       140.01       743.04       140.52       747.05       1       1         759       3       3       U       B       4111.49       730.05       4111.15       767.07       755.56       111.15       767.07       755.56       111.15       767.07       755.56       111.15       767.07       757.56       111.15       767.07       731.1       1         769       2       3       T       +N       B       4110.20       776.17       711.17       21       1         80.9       2       3       D       +NE       B       423.07       766.53       433.33       750.44       112.35       13.3       1         81.9       2       3       D       N       8       432.07       778.11       1       13.3       1         85.9       2       3       D       N       8       432.67       778.17       730.08       13.1       1         85.9       2       3       D       8       426.57       779.16.53       433.64       1       122.44         86.9       Kemin f.       1       2       S-K       4240.67 <td>73.9</td> <td></td> <td>3</td> <td>3</td> <td>ĸ</td> <td>+N</td> <td>В</td> <td>4129.08</td> <td>7030.40</td> <td>4130.54</td> <td>7037.30</td> <td>17 26 27</td> <td></td>	73.9		3	3	ĸ	+N	В	4129.08	7030.40	4130.54	7037.30	17 26 27	
	74.9		2	2				4130.10	7541 04	4130.95	7557 85	31	1
	75.9		3	3	Ŭ		B	4113.44	7619.55	4107.90	7555 70	31	
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	10.9		3	3	Ť	+N	B	4111.89	7630.83	4111.15	7657.58	31	i
	78.9		3	3	T	+N	B	4131.29	7756.54	4114.22	7651.11	31	li l
	79.9		3	3	Т	+S	B	4100.07	7640.71	4110.30	7743.17	27	1
	80.9		3	3	U		В	4129.70	7820.99	4100.98	7734.77	31	1
	81.9		2	3	DR	+NE	В	4251.99	7600.14	4323.33	7504.45	31 35	1
	82.9		2	3	DR	+NE	B	4250.37	7616.53	4326.35	7433.32	31 35	1
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	83.9		2	1	. K	+5	В	4240.62	7511.87	4243.58	7537.36	26 27 31 35	
	84.9		2	2	(5)		B	4243.78	7549.15	4233.33	7522.10	31 35	
	85.9		2	3	(SR)	+5	R	4249.08	7634 51	4230.27	7600 08	31	
889Kemin f.12NS+SA4256.197709.92429.81 $733.80$ 5292.92.3489.9Kemin f.12R+SEA4256.857710.834309.677800.523.21.371.23490.9Kemin f.23R+NWA422.63870.63780.523.21.371.23491.9Northerr Aksu f.23R+NA423.61776.77423.07774.6233.1193.923R+NN423.61.2776.00.09423.737616.511.3<5	87.9	Kemin f.	ĩ	2	S <n< td=""><td>+5</td><td>Ā</td><td>4240.77</td><td>7558.39</td><td>4248.50</td><td>7633.64</td><td>3</td><td>1234</td></n<>	+5	Ā	4240.77	7558.39	4248.50	7633.64	3	1234
	88.9	Kemin f.	1	2	NS	+5	A	4256.19	7709.92	4249.81	7638.09	3 29	234
	89.9	Kemin f.	1	2	R	+SE	A	4256.85	7710.83	4309.67	7800.52	3 21 37	1234
	90.9	Kemin f.	1	2	(N)	+NW	A	4421.09	8000.42	4309.82	7801.03	3 21 37	1234
	91.9	Northern Aksu f.	2	3	R>D	+N	A	4243.94	7756.77	4250.17	7714.82	3	234
	92.9		2	3	RT	+N	B	4236.12	7618.32	4252.63	7639.86	31	1
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	93.9		2	3	ĸ	+NW	C	4228.72	7600.09	4234.73	7616.51	27	
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	94.9	Chatkal-Agalatach f	2	2	I TD	+NE	B	4239.84	7650 11	4247.00	/030.13	31 35	
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	95.9	Chaikai-Agalalash I.	2	2	IK P	+N	R	4245.08	7707 07	4242.32	7620 12	3 20 21	14
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	97.9		2	3	T	+N	B	4743 51	7653 79	4241.05	7636 70	31 35	
99.9       2       3       R       +N       B       4226.37       7528.14       4221.56       7502.19       31       14         100.9       2       3       T       +N       B       4246.12       7755.18       4238.60       772.341       31 35       1         102.9       2       3       N       +S       B       4206.33       731.65       4209.47       7601.26       31       1         103.9       2       3       N       +S       B       4202.08       7726.89       4215.42       7601.26       31       1         104.9       2       3       N       +S       B       4202.08       7726.89       9215.42       761.92       31       23       1       1         105.9       2       3       N       +S       B       4158.26       774.70       4201.07       759.96       31       1	98.9		2	3	S>R	+N	B	4235.83	7626.75	4234.76	7558.87	27	14
100.9       2 3       T       +N       B       4246.12       7755.18       4228.60       772.341       31 35       1         101.9       2 3       R       +S       B       4206.33       7531.65       4209.54       7549.72       31       1         102.9       2 3       N       +S       B       4207.44       7647.43       4212.96       7628.23       31       1         103.9       2 3       N       +S       B       4207.44       7647.43       4212.96       7628.23       31       1         104.9       2 3       N       +S       B       4202.04       7624.70       4209.03       7732.97       31       1       1         105.9       2 3       N       +S       B       4158.16       761.91       420.107       7549.96       31       1       1         106.9       2 3       R       +N       B       4155.25       7631.15       4157.39       7625.51       31       1       1         108.9       2 3       RT       +N       B       4128.68       7548.73       4129.52       753.04       31       1       1       1       1       1       1	99.9		2	3	R	+N	B	4226.37	7528.14	4221.56	7502.19	31	14
101.9       2 3       R       +S       B       4206.33       7531.65       4209.54       7549.72       31       1         102.9       2 3       N       +S       B       4207.44       7647.43       4212.96       7628.23       31       1         103.9       2 3       N       +S       B       4202.08       7724.70       4209.03       7732.97       31       1         105.9       2 3       N       +S       B       4158.96       7724.70       4209.03       7732.97       31       1       1         106.9       North Karkujur f.       2 3       N       +S       B       4158.96       7724.70       4209.03       7539.96       31       1       1         106.9       2 3       R       +N       B       4155.25       7631.57       4157.39       7625.51       31       1       1         108.9       2 3       RT       +N       B       4128.68       7548.73       4124.18       7531.04       11       1         110.9       2 3       R       +S       B       4122.21       753.44       4124.27       7457.77       31       1       1         111.9	100.9		2	3	Т	+N	В	4246.12	7755.18	4258.60	7723.41	31 35	1
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	101.9		2	3	R	+S	B	4206.33	7531.65	4209.54	7549.72	31	1
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	102.9		2	3	N	+S	B	4207.44	7647.43	4212.96	7628.23	31	1
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	103.9		2	3	N	+5	B	4202.08	7726.89	4215.42	7601.26	31	
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	104.9		2	2	5 N	10	В	4158.90	7610.01	4209.03	7/32.97	31	!
107.9       2       3       R       +N       B       4157.25       7631.57       7197.24       91       21       1       1         108.9       2       3       U       B       4154.09       7535.84       4154.03       7538.03       31       1       1         109.9       2       3       RT       +N       B       4152.76       7601.31       4129.52       7532.04       31       1       1         110.9       2       3       RT       +N       B       4122.66       7543.43       124.18       7531.34       1	106.9	North Karkuing f	2	2	T I	+N		4157.03	7552 88	4201.07	7610 42	31	224
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	107.9		2	3	Ŕ	+N	B	4155.25	7631.57	4157.39	7625.51	31	1
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	108.9		2	3	Ü		B	4154.09	7553.84	4154.03	7538.03	31	i
110.9       2       3       RT       +N       B       4128.68       7548.73       4124.18       7531.34       1         111.9       5       3       R       +N       B       4132.81       7513.05       4133.83       7500.44       1         112.9       2       3       R       +S       B       4121.12       7530.14       4124.27       7457.77       31       1         113.9       2       3       R       +S       B       4121.22       7523.48       4120.98       7447.00       31       1         114.9       2       3       R       +N       B       4101.50       7502.38       4119.12       7517.62       31       1         115.9       2       3       D       B       4123.38       7603.21       4123.70       7545.10       31       1         117.9       2       3       D       B       4123.38       7603.21       4123.70       7545.10       31       1         118.9       2       3       D       B       4123.38       7603.21       4123.70       7545.10       31       1         120.9       2       3       R       +NW	109.9		2	3	RT	+N	B	4132.76	7601.31	4129.52	7532.04	31	h
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	110.9		2	3	RT	+N	B	4128.68	7548.73	4124.18	7531.34		1
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$			5	3	R	+N	B	4132.81	7513.05	4133.83	7500.44		1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	112.9		2	5	ĸ	+5	B	4122.15	7530.14	4124.27	7457.77	31	<u>    </u>
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	114 0		2	2	К. 11	5	D	4121.22	1525.48	4120.98	7447.00	31	
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	115.9		5	2	R	+N	B	4101 50	7507 12	4117.12	7570 04	31	
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	116.9		2	3	DR	+N	B	4121.51	7551.14	4115.65	7521 02	31	li
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	117.9		2	3	D		B	4119.66	7549.45	4119.98	7537.63	31	
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	118.9		2	3	D		B	4123.38	7603.21	4123.70	7545.10	31	i
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	119.9		2	3	R	+NW	B	4100.73	7520.16	4106.87	7529.97	31	i
121.9       2       3       R       +NW       B       4117.13       7611.38       4112.33       7558.83       31       1         122.9       North Aksay f.       2       3       S       B       4052.15       7559.19       4113.14       7627.47       31       14         123.9       2       3       U       B       4058.74       7614.30       4104.56       7629.71       31       1         124.9       2       3       U       B       4056.36       7614.34       4100.09       7620.95       31       1         126.9       2       3       R       +NW       B       4049.85       7457.49       4059.80       7518.96       31       1         126.9       Torugart f.       2       3       (SR)       +SE       B       4042.51       7536.62       4031.15       7515.45       17 31       1         127.9       3       3       R       +NW       B       4050.32       7507.30       4101.23       7540.56       31       1         128.9       3       3       R       +NW       B       4038.04       7540.60       4041.20       7548.00       31       1     <	120.9		2	3	R	+N	B	4121.89	7648.68	4117.69	7607.80	31	1
122.9 North Aksay f.       2       3       S       B       4052.15       7559.19       4113.14       7627.47       31       14         123.9       2       3       U       B       4058.74       7614.30       4104.56       7629.71       31       1         124.9       2       3       U       B       4056.36       7614.34       4100.09       7620.95       31       1         125.9       2       3       R       +NW       B       4049.85       7457.49       4059.80       7518.96       31       1         126.9       Torugart f.       2       3       (SR)       +SE       B       4050.32       7507.30       4101.23       7540.56       31       1         127.9       3       3       R       +NW       B       4054.20       7531.46       404.812       7540.56       31       1         128.9       3       R       +NW       B       4054.00       7531.46       4041.20       7548.00       31       1         129.9       3       3       R       +NW       B       4038.04       7540.60       4041.20       7548.00       31       1         130.9	121.9		2	3	R	+NW	B	4117.13	7611.38	4112.33	7558.83	31	1
123.5       2       3       U       B       4058.74       7614.30       4104.56       7629.71       31       1         124.9       2       3       U       B       4056.36       7614.34       4100.09       7620.95       31       1         125.9       2       3       R       +NW       B       4049.85       7457.49       4059.80       7518.96       31       1         126.9       Torugart f.       2       3       (SR)       +SE       B       4042.51       7536.62       4031.15       7515.45       17 31       1         127.9       3       3       R       +NW       B       4054.30       7507.30       4101.23       7540.56       31       1         128.9       3       3       R       +NW       B       4054.00       7531.46       4041.20       7548.00       31       1         129.9       3       3       R       +NW       B       4038.04       7540.60       4041.20       7548.00       31       1         130.9       3       R       +NW       B       4038.61       7545.85       4042.14       7554.69       31       1	122.9	North Aksay f.	2	3	S		B	4052.15	7559.19	4113.14	7627.47	31	14
125.9       2       3       0       B       4056.36       7614.34       4100.09       7620.95       31       1         125.9       2       3       R       +NW       B       4049.85       7457.49       4059.80       7518.96       31       1         126.9       Torugart f.       2       3       R       +NW       B       4049.85       7457.49       4059.80       7518.96       31       1         127.9       3       3       R       +NW       B       4050.32       7507.30       4101.23       7540.56       31       1         128.9       3       3       U       B       4054.00       7531.46       4041.20       7548.28       31       1         129.9       3       3       R       +NW       B       4038.04       7540.60       4041.20       7548.00       31       1         130.9       3       R       +NW       B       4038.61       7545.85       4042.14       7554.69       31       1	123.9		2	3	U		B	4058.74	7614.30	4104.56	7629.71	31	1
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	124.9		2	3	UP	1.	B	4056.36	7614.34	4100.09	7620.95	31	
$ \begin{array}{c} 127.9 \\ 128.9 \\ 129.9 \\ 130.9 \end{array} \begin{array}{c} 2 & 3 \\ 3 & 3 \\ 128.9 \\ 130.9 \end{array} \begin{array}{c} 736 & 736 \\ 737 & 737 \\ 737 & 73$	126 0	Tonigart f	2	2	к (Ср)		D D	4049.83	1421.49 7526 62	4039.80	/318.90 7616 AE	17 21	¦
128.9       3       3       U       B       4054.00       7531.46       4048.12       7508.28       31       1         129.9       3       3       R       +NW       B       4038.04       7540.60       4041.20       7548.00       31       1         130.9       3       R       +NW       B       4038.61       7545.85       4042.14       7554.69       31       1	127.9	Burt 1.	43	2	R	+NW	B	4050 37	7507 30	4101 23	7515.45	31	¦
129.9       3       3       R       +NW       B       4038.04       7540.60       4041.20       7548.00       31       1         130.9       3       R       +NW       B       4038.61       7545.85       4042.14       7554.69       31       1	128.9		3	3	ũ		B	4054.00	7531.46	4048.12	7508.28	31	li
130.9 3 3 R +NW B 4038.61 7545.85 4042.14 7554.69 31 1	129.9		3	3	Ř	+NW	B	4038.04	7540.60	4041.20	7548.00	31	li l
	130.9		3	3	R	+NW	B	4038.61	7545.85	4042.14	7554.69	31	1

•

	Name	1	v	Se	Un	R	~	2	~	2	Re	
1310		3	3	R	+NW	B	4038.83	7557.31	4041.42	7614.75	31	╫╨┤
132.9		3	3	Ü		B	4052.14	7631.75	4043.03	7616.43	31	li l
133.9		3	3	Ŭ		B	4102.82	7641.41	4050.50	7632.48	31	li
134.9		3	3	S		B	4042.89	7619.54	4023.93	7600.84	31	1
135.9		3	3	U		B	4045.81	7634.89	4030.02	7620.93	31	1
136.9		3	3	U		B	4148.54	7725.15	4148.34	7715.03	31	1
137.9		3	3	R	+SE	B	4148.47	7808.43	4220.46	7940.71	31	1
138.9		3	3	R	+NW	B	4137.31	7806.88	4210.30	7931.09	31	1
139.9		3	3			C	4204.65	8008.44	4202.07	7935.79	31	1
140.9		13	5			C C	4201.73	7931.00	4158.14	7913.85	31	
141.9		2	2	ĸ	+SE	B	4129.8/	7756 77	4150.01	7920.41	31	
142.9		15	2				4243.94	7847 62	4232.29	7910 04	21	
143.9		5	2		+9		4242.07	7848 04	4240.37	7000 38	31	
145.9		2	3	ŝ			4234 79	7847 79	4239.05	7900 79	31	li l
146.9	Frontal Terskey f.	2	2	D>T	+S	Ă	4202.35	7728.13	4238.09	7916.19	31	1234
147.9	Basulytau f.	3	3	R	+SE	B	4236.34	7901.64	4302.04	8023.17	10	1234
148.9	Basulytau f.	3	3	Ū		Ī	4254.86	7949.77	4247.93	7930.00	37	
149.9	Baiankol f.	2	3	R	+S	C	4238.94	8017.80	4245.37	7924.77	10	1234
150.9		2	3	U		B	4215.03	7859.97	4223.96	7922.23	31	1
151.9		2	3	U		C	4156.93	7904.29	4200.12	7933.49	31	1
152.9		2	3	ט		C	4134.72	7808.01	4145.43	7847.48	31	1 1
153.9	Pskem (Zilay-Bakrak, West Chatkal) f.	2	3	R	+NW	A	4213.39	7125.01	4132.90	7018.84	31	1234
154.9		2	3	R	+N	B	4128.20	7025.31	4144.83	7049.10	31	1
155.9		2	3	R	+N	B	4139.22	7045.90	4204.75	7155.89	31	1
156.9		2	3	R	+N	B	4123.21	7102.01	4149.13	7158.54	31 32	1
157.9		2	3	U		B	4120.59	7114.46	4141.37	7140.94	31 32	1
158.9	South Atoynok I.	2	2		+NW	A	4107.41	7107.04	4143.47	7201.62	31	1234
159.9	South Naukat I.	2			+5	В	3930.99	7217 72	4020.10	7150.95	31	1234
161.0		5	2	I PT			4030.08	7111 79	4018.05	7159.65	31	
167.0		5	2	PT	2+		4021 07	7321 32	4003.39	7347 08	31	
163.9		Š	3	RT	+5	č	3034 00	6054 30	4031.32	7335 38	31	
164.9		5	3	RT	+SE	B	3944 42	7307.00	4072 88	7351 72	31	
165.9		5	3	RT	+SE	B	4030.38	7348.28	4039.20	7428.57	31	li l
166.9		5	3	RT	+SE	B	4023.69	7413.85	3950.80	7333.73	31	li l
167.9		2	3	D		B	4046.48	7452.27	4046.48	7452.75	31	i l
168.9		3	3	R	+N	B	4135.92	7736.16	4149.90	7808.08	26 27	1
169.9		3	3	R	+N	B	4224.42	7943.38	4153.29	7734.82	31	1
170.9		3	3	Т	+N	В	4059.20	7454.49	4057.54	7415.17	27	1
171.9		2	3	DR	+S	В	4047.16	7421.87	4046.43	7434.57	31	1
172.9		2	3	SR	+NW	B	4300.38	7704.02	4312.13	7738.97	31	1
173.9		2	3	R	+S	B	4215.99	7619.46	4215.50	7625.04	31	1
174.9		2	3	R	+S	B	4145.01	7701.78	4138.82	7635.59	17 31	
1/5.9		13	3		+N	B	4116.13	7751.83	4114.70	7723.37	17 27	1. 1
1/0.9		2	2		+NE	В	4258.78	7526.70	4315.25	7459.94	35	
1780		2	2		TOW	D	4309.97	7506.03	4321.51	7439.23	35	
179.9		2	2		+SW	R	4309.46	7500.05	4322.20	7510.03	35	
180.9		2	3	DR	+NE	B	4258 82	7538 45	4307 44	7515.24	35	
181.9		2	3	S>R	+N	B	4236.22	7636.22	4237.01	7624.33	27 31 35	li4
182.9		3	3	Т	+S	B	4057.48	7505.31	4055.08	7433.93	27	li l
183.9		2	3	R	+S	B	4158.19	7502.70	4157.94	7516.34	31	1
184.9		2	3	S		B	4237.61	7554.77	4240.11	7602.10	31	1
185.9	South Atbashi f.	2	3	(SR)	+NW	B	4100.79	7610.18	4033.90	7445.57	17	1 1
186.9		2	3	R	+SW	B	4031.07	7519.30	4034.14	7441.95	17	1
187.9	Urusu f.	2	3	R	+N	B	4049.89	7702.32	4045.50	7620.81	17	1
188.9	Sarybeles f.	2	3	R	+N	В	4038.23	7614.47	4044.77	7702.70	17	1
189.9	Sarybeles f.	2	3	R	+N	B	4038.74	7559.65	4038.23	7614.11	17	1
190.9	Sarybeles f.	2	3	R	+N	B	4048.37	7721.39	4044.86	7702.95	17	1
191.9		2	3	R	+N	B	4129.87	7722.43	4129.44	7713.51	17	<b>I</b>
192.9		6	3			B	4316.15	6812.00	4248.64	6812.14	34	
193.9		0	3			В	4307.87	6940.81	4259.18	6939.08	34	
194.9		Ŭ K	2			В	4004.09	6311.89	4015.74	0328.68	34	
193.9		0 4	2	.		b D	3838.20	6128.29	3938.25	6343.15	24	
190.9		2	2	(SD)		D	4011.32	6621 70	2757 66	6721.14	22	
102.0		4	2	(SK)	WPIT		3012 47	6344 27	3732.33	6707 04	34	
100.0		6	11			R	4006 18	6438 35	3840 06	6730.27	34	
200.0		2	13	(R)	+SF	ก็ไ	3846 48	6629 34	3856 40	6711 04	33	
201 9		2	3	R	+\$	B	3857.90	6712.36	3905.80	6842.97	33	
		<b>_</b>	· - I								1- *	1 1

Тянь-Шань

N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NŃ
202.9		6	3			C	3749.13	6517.48	3936.49	6715.76	34	
203.9		6 2	3	п		B	3938.15	6717.99	4018.64	6731.16	34	
204.9		3	3	R	+S	č	3759.39	6629.32	3800.01	6651.68	33	
205.9		2	3	R	+S	č	3901.25	6846.84	3900.45	6920.69	33	i l
207.9		5	3	U		С	3846.99	6756.37	3852.81	6910.30	33	-
208.9		3	3	U		С	3818.38	6744.31	3844.85	6915.54	33	
209.9		3	3	(R)	+NW	C	3734.62	6631.93	3850.27	6748.02	33	
210.9		3	3	(DR)	+NE	C	4510.23	7218.03	4438.28	7311.61	34	
211.9		2	2		TNE +SW	R	4441.90	7358 75	4403.99	7503 74	34	
212.9		2	3	R	+5	c	4256.84	7043.41	4248.08	7257.93	34	
213.9		$\overline{2}$	3	(D>R)	+SW	ē	4340.49	6932.64	4302.69	7035.06	34	
215.9		2	3	(D)		С	4336.82	6922.21	4305.07	7027.22	34	
216.9		2	3	(D>R)	+SW	С	4320.02	6952.13	4238.83	7117.31	34	
217.9		2	3	R	+NW	B	4218.56	7108.84	4137.00	6951.06	34	
218.9		2	3	R	+NW	C	4136.09	6948.11	4107.61	6900.23	34	
219.9		2	2	ĸ		B	4210.84	701815	4132.42	6042 42	34	
220.9		2	2	R	+NW	C	4132.00	7016.15	4110.21	6947.08	34	
221.9		2	3	T	+NW	Ď	4122.92	7047.42	4048.61	6911.74	34	
223.9		2	3	Ū		B	4107.37	7025.68	4049.08	6940.83	34	
224.9		2	3	(R)	+NW	С	4121.97	7115.62	4107.68	7053.78	34	
225.9		2	3	R	+NW	B	4108.34	7108.44	4010.53	6916.24	34	i I
226.9		2	3	R	+NW	B	4059.92	7116.36	4031.97	7030.56	34	
227.9		2	3	R	+NW	B	4049.89	7248.65	4017.58	7149.58	34	
228.9		2	3	R	+SE	B	4048.61	7257.89	4028.79	7221.90	34	
229.9		2	2	KI PT	+5	B	4017.08	6014 22	4010.55	6754 10	34	
230.9		2	3	RT	+5	č	3955 62	6936 33	4003.80	6750.49	34	
232.9		2	3	R	+S	č	3951.82	7046.69	3940.47	6941.43	34	
233.9		2	2	R	+S	В	3940.02	6938.01	3943.53	6741.59	34	
234.9	Main Dzhungarian f.	2	1	D>>R	+SW	Α	4612.74	8035.42	4433.19	8302.74	678913222837	1234
235.9	Main Dzhungarian f.	1	2	D>R	+SW	В	4639.74	7947.11	4628.73	8011.07	6 8 9 13 22 28 37	1235
236.9	Main Dzhungarian f.	2	2	D>R	+SW	C	4628.73	8011.07	4612.74	8035.42	6 8 9 13 22 28 37	15
237.9	Alataiskiy f.	3	3	(N)	+SE	B	4524.36	8001.40	4550.49	8024.90	37	
238.9	Alataiskiy I. Lengu f	5	3	(N) P\(D)	+SE		4039.08	8124.54	4330.84	8025.18	3/	
239.9	Lepsy I. Lensy f	1	2		+5	C	4559.59	7848 54	4550.45	7955 20	37	13
241.9	Lepsy f.	1	ī	R>>D	+S	Ă	4556.45	8032.90	4600.61	7955.20	14 37	13
242.9	Northern Kolpakovo f.	2	2	D>R	+N	B	4551.83	8126.97	4551.03	8034.28	11 22	1235
243.9	Northern Kolpakovo f.	2	3	DR	+N	С	4542.75	7948.35	4551.00	8033.99	37	123
244.9	Southern Kolpakovo f.	2	2	R>D	+S	B	4545.02	8145.03	4543.48	8034.90	11 22	1235
245.9	Soldatsai (West-Dzhungarian) f.	2	2	D		B	4437.30	7903.50	4551.27	7748.96	20 37	1235
240.9	Soldalsal (west-Liznungarian) I.	1	2		<b>т</b> е		4010.95	7912.09	4001.01	1/48.55	37	1226
248.9	Chulak f	3	3	R	+S	R	4550.75	8226.95	4529.80	8020.01	1 37	1235
249.9	Arasan f.	3	3	R	+5	B	4520.73	7819.52	4512.79	8045.07	1 37	123
250.9	Sarychildy f.	3	3	R	+NW	B	4457.49	7949.97	4524.97	8140.51	1 11 37	123
251.9	Mynchukur f.	3	3	R	+S	В	4506.83	8024.87	4516.83	7823.44	1 37	123
252.9	Borotala (Tekeli-Sairamnor) f.	2	3	R	+NW	В	4455.64	8009.14	4435.95	7908.37	1 37	124
253.9	Koksheel f.	1	3	R	+SE	B	4504.05	7729.43	4429.87	7600.58	15 21 37	1234
254.9	South-Dzhungarian f.	1	2	D>R	+NE	A	4452.70	7800.81	4342.84	8405.38	11 15 21 28	1234
255.9	Soun-Dznungarian I.	2	3	(DR) S>D	+NE		4452.90	7800.04	4310.70	7761.67	15	1226
257.9	Altynemel f	2	2	D D		ĉ	4428.04	7930.00	4331.80	7929 93	15 22	1235
258.9	Altynemel f.	$\frac{1}{2}$	3	(S>R)	+NW	č	4351.62	7751 16	4340 87	7726 37	15	2
259.9	Zhetyzhol f.	$\overline{2}$	3	(D)R	+SW	B	4324.85	7503.20	4301.51	7559.92	34 37	23
260.9	Kendaktas f.	3	3	(D)R	+SW	В	4325.32	7500.47	4412.83	7358.99	37	5
261.9	Kendaktas f.	3	3	(N)	+NE	C	4403.04	7403.00	4441.48	7312.18	2	1
262.9	Kendaktas f.	3	3	(N)	+NE	С	4439.13	7310.11	4509.19	7217.98	2	1
263.9	Alma-Ata f.	1	2	R	+SE	A	4322.65	7719.27	4300.19	7555.50	37	1234
204.9	Alma-Ata t.	2	2	ĸ	+SE	Ç	4323.20	7745.31	4322.81	7719.79	37	
203.9	Kemin-Ushkonur I.Z.; Zailiyskiy I.	1	4	ĸ	+5 +5	A	4233.90	7010.90	4210.98	1120.87	10 19 21 37	1234
267 9	Kemin-Ushkonur f.z.; Zalliyskiy I. Kemin-Ushkonur f.z.: Zailiyskiy f	4	2	P	+€		4378 00	7875 79	4317 05	7720 00	21 37	124
268.9	North Kungei f.	ĩ	2	R	+5	A	4256 72	7855 97	4302.24	7733 04	21 37	1234
269.9	Karadala-Charyn f.	i	2	R	+SE	A	4318.93	7904.14	4306.59	7748.95	10 21	1234
270.9	Karadala-Charyn f.	2	3	(R)	+SE	С	4345.66	8033.84	4319.15	7905.99	10 21	1234
271.9	North Ketmen f.	2	3	(R)	+SE	В	4303.24	7833.04	4328.71	8000.03	10	1234
272.9	North Ketmen f.	2	3	(R)	+S	С	4328.47	8044.33	4328.89	8000.53	10	1234

N	Name	t	V	Se	Up	R	Ŷ	λ	Ŷ	λ	Re	NN
273.9	Central Ketmen f.	2	3	(R)	+NW	B	4248.29	7831.14	4324.12	8042.26	10	1234
274.9	Shol'adyr f.	2	3	(R)	+SE	B	4243.89	7854.80	4316.44	8046.21	10	1234
275.9		2	3	U		C	4623.79	7742.85	4548.07	7651.16	37	
276.9		2	3	U	1	C	4357.77	7824.32	4350.34	7846.67	37	
277.9		2	3	U		C	4249.00	7830.69	4252.95	7825.08	37	
278.9		2	3	U.		C	4252.00	7517.11	4302.55	7456.95	37	

Примечание. 1 - Афоничев, Шлыгин, 1966; 2 - Бабак, 1969; 3 - Богданович и др., 1914; 4 - Буртман, 1964; 5 - Буртман и др., 1987; 6 -Войтович, 1963; 7 - Войтович, 1964; 8 - Войтович, 1967; 9 - Войтович, 1969; 10 - Гапич и др., 1989; 11 - Диденко-Кислицина, 1966; 12 -Кнауф и др., 1981; 13 - Курдюков, 1953; 14 - Курдюков, 1956; 15 - Курскеев, Тимуш, 1987; 16 - Кучай, 1981; 17 - Макаров, 1977; 18 -Малахов, 1987; 19 - Мушкетов, 1890; 20 - Никитченко, 1971; 21 - Карта современных вертикальных движений..., 1985; 22 - Трифонов, 1983; 23 - Трифонов, Макаров, Скобелев, 1990; 24 - Финько, 1961; 25 - Чедия, 1973; 26 - Чедия, 1986; 27 - Шульц, 1948; 28 - Мар of major active faults..., 1992; 29 - Molnar, Deng Qidong, 1984; 30 - Trifonov et al., 1992; 31 - Абдрахматов К.Е., новые данные; 32 - Лемзин И.Н., новые данные; 33 - Лукина Н.В., новые данные; 34 - Макаров В.И., новые данные; 35 - Скобелев С.Ф., новые данные; 36 - Стром А.Л., новые данные; 37 - Тимуш А.В., новые данные.

#### Приложение 9.1

#### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

**Appendix 9.1** 

#### Manifestations of fault activity and methods of offset dating

N₂	Sign	Ne	Sign	N₂	Sign
1.9	SI,RS	78.9	OF,DC	155.9	RS,OF
2.9	SI,RS	79.9	OF,DC	156.9	RS,OF
3.9	SI	80.9	RS	157.9	OF,RS
4.9	SI	81.9	SI	158.9	RS,OF
5.9	SI,RS	82.9	SI,OF	159.9	SI,RS,OF
6.9	SI,RS	83.9	SI,OF	160.9	SI,RS,OF
7.9	SI,RS	84.9	SI	161.9	SI,OF
8.9	SI	85.9	SI	162.9	SI,OF
9.9	SI,RS	86.9	SI,OF	163.9	SI,SI,OF
10.9	SI,RS	87.9	OF	164.9	SI,OF
11.9	SI,RS	89.9	OF,RG,RS,HC;IN	165.9	SI,OF
12.9	OF,RS	90.9	OF,RG,RS,HC;IN	166.9	SI,OF
13.9	SI,RS	92.9	OF,OD,OC,OT,RS	167.9	SI,RS,OF
14.9	SI,RS	93.9	SI	168.9	OF,OD,DC
15.9	SI,RS,OF	94.9	SI	169.9	SI,OF
16.9	RS,SI,OT,OC	95.9	OD,OF,OC,OT,ER,PS,HT	170.9	OF
17.9	SI,RS	96.9	OF,OT,PS	171.9	RS,OF
18.9	SI,RS	97.9	SI	172.9	RS,OF
19.9	SI,RS	98.9	OF,OC,OT	173.9	RS,OF
21.9	OC,OF,RS	99.9	OF	174.9	RS,OF
22.9	OF,RS,OD,OC	100.9	SI,OF	175.9	SI,OF
23.9	RS,OF	101.9	OF	176.9	SI
24.9	SI	102.9	OF	177.9	SI
25.9	SI	103.9	OF	178.9	SI
26.9	OD,OF,OC,OT,DC,SP,FM,RG	104.9	OF	179.9	SI
27.9	OT,OC	105.9	OF	180.9	SI
28.9	RS	107.9	OF	181.9	SI,OF,OC,OT
29.9	RS	108.9	OF	182.9	OF
30.9	RS,OF	109.9	SI,OF	183.9	RS,OF
31.9	SI,RS	110.9	SI,OF	184.9	RS,OF
32.9	SI,RS	111.9	OF	185.9	OF,RS,OD
33.9	SI,RS	112.9	OF	186.9	OF,RS,OD
34.9	OF;GC	113.9	OF	187.9	OF,RS
35.9	OF,OT,RS	114.9	RS	188.9	OF,RS
36.9	OD,OF,OT,CE,RS;GC	115.9	OF	189.9	OF,RS
37.9	OD,OF,OT,PS,CE,RS,SI	116.9	OF	190.9	OF,RS
38.9	OF,CE,RS;GC	117.9	OF.RS	191.9	OF,OD
39.9	OF:GC	118.9	OF.RS	234.9	OD,OF,OC,OT,DC,DC,HC,PS,RG;IN:CL
40.9	OF.CE:GC	119.9	OF.RS	235.9	SI
41.9	OF	120.9	OF	236.9	OF.SLRS
42.9	OF	121.9	OF	237.9	OF,OT,RS
43.9	OD.OF.OT.PS.CE:GC	122.9	OF.RS	238.9	OF,OT,RS
44.9	OD.OF.OT	123.9	OF	239.9	OF.RG.RS:IN
45.9	SI.RS	124.9	OF	240.9	OF.RG.RS:IN
46.9	si	125.9	RS.OF	241.9	OF.OD.RS
47.9	SI	126.9	RS.OF	242.9	OF.RS
	1		····, -··		<u></u>

Тянь-Шань

No	Sign	Ne	Sign	N₂	Sign
10 0	RS,OF	127.9	OF	244.9	DF,RS
50.9	RS,OF	128.9	RS	245.9	OF,RS
51.0	SLRS	129.9	OF	246.9	OF,RS
57.0	RS	130.9	OF	247.9	OF,RS,RG;IN
52.0	RS.OF	131.9	OF	248.9	OF,RS
54.9	RS	132.9	OF	249.9	OF,RS
55 9	RS	133.9	OF	250.9	OF,RS
56.9	OF,OC,OT,FM,ER,PS,RG,RS,SI,SE;MC	134.9	OF,RS	251.9	OF,RS
57.9	ISI	135.9	OF,RS	252.9	HC,OF,RS
600	SI.RS.OF	136.9	SI	253.9	OF,RS,RG,HC;IN
619	RS	137.9	OF,SI	254.9	OF,RG,RS,HC,OT;IN
62.9	SLRS.OF	138.9	OF,SI	256.9	OF,HC,RS
63.9	RS	139.9	SI	261.9	OF
64 9	RS	140.9	SI	262.9	OF
65.9	RS	141.9	OF,SI	263.9	OF,OD,OT,RG,HC,RS;IN
66.9	RS	142.9	RS,OF	265.9	OF,RG,RS,HC;IN
67.9	OF	143.9	RS,OF	266.9	OF,RG,RS,HC;IN
68.9	RS	144.9	RS,OF	267.9	OF,RG,RS,HC;IN
69.9	OF,OD	145.9	RS,OF	268.9	OF,HC,RG,RS;IN
70.9	OD,OF,OT,OC	146.9	SI,RS,OF	269.9	OF,OT,HC,RG,RS;IN
71.9	OF	147.9	OF,HC,PS,RS	270.9	OF,OT,HC,RG,RS;IN
72.9	OF	149.9	OF,OT,HC,RS	271.9	OF,OT,PS,RS
73.9	OF,OD,DC	150.9	RS	272.9	OF,OT,PS,RS
74.9	OF,OD,DC	151.9	SI,OF	273.9	OF,OT,HC,RS
75.9	RS	152.9	SI,OF	274.9	OF,HC,PS,RS
76.9	RS	153.9	RS,OF		
77.9	OF,DC	154.9	RS,OF	ļ	

## Приложение 9.2

## Наклоны плоскостей разломов

## Appendix 9.2

## Dip of faults

N₂	An-As	Site	N₀	An-As	Site	No	An-As	Site
15.9	20 50 SS		89.9	85 89 SE		249.9	85 89 SS	
	45 50 SS		90.9	85 89 SE		250.9	85 89 NW	
23.9	30 30 SS	4238.00 7436.00	91.9	40 70 NE		251.9	85 89 SS	
36.9	10 15 SS	4112.00 7357.00	106.9	30 30 NN	4158.00 7610.00	252.9	85 89 NW	
	80 90 SS	4120.00 7415.00	146.9	30 30 SE	4218.00 7816.00	253.9	85 89 SE	
39.9	25 30 NW	4202.00 7436.00		45 60 SE	4218.00 7816.00	254.9	80 89 NE	
40.9	60 70 NE			35 50 SS	4204.00 7729.00	256.9	50 80 NW	
	45 50 NN		147.9	60 70 SE		257.9	80 89 NW	
	60 70 NW		149.9	85 89 SS		259.9	80 90 SW	
43.9	45 45 NN	4133.00 7617.00	153.9	60 90 NW		263.9	80 80 SE	
44.9	30 30 NN	4128.78 7622.70	158.9	30 30 NW	4116.00 7119.00	265.9	80 80 SS	
56.9	65 65 SW	4205.00 7157.50	159.9	30 30 SS	E	266.9	80 80 SS	
	45 45 SW	4205.00 7157.50	234.9	75 89 SW		267.9	80 80 SS	
	80 80 SW	4205.00 7157.50	235.9	75 89 SW		268.9	45 50 SS	
Ì	65 70 SW	4057.50 7408.00	242.9	80 90 NN		269.9	85 89 SE	
	65 70 SW	4110.50 7354.00	243.9	80 90 NN		270.9	85 89 SE	
60.9	25 30 NN		244.9	75 80 SS		271.9	85 89 SE	
	45 50 NN		245.9	89 89 SW		272.9	85 89 SS	
87.9	70 80 NN		247.9	80 85 SS	4525.00 7920.00	273.9	85 89 NW	
88.9	70 80 NN		248.9	85 89 SS		274.9	85 89 SE	

# Приложение 9.3

# Амплитуды и скорости перемещений по разломам

## Appendix 9.3

#### Offsets and rates of motion on faults

N₂	Md	T T	V V	Site	N₂	Md	T	v	Site
15.9	T5 7	Q3		4248.00 7440.00	106.9	T1500 1500	(N2-Q)	VT0.3 0.3	
	T3 3			4246.00 7414.00	1		N-Q	VT0.05 0.0	
		Q	VR2 2	•	146.9	D40 45	>Q32		4236.00 7847.00
		Q4	VR0.5 0.5			V10 10	>Q32	VVI I	4237.00 7851.00
		1973-1983	VT3.6 10.9*				Q4	VD4.5 5	
21.9	D13 13	Q4				D/V=4 4.5/1			E

	L Md	T	V	Site	Ma	Md	T		Cito
146	Ma	1	V	Sile	201	Mu	1	· ·	Site
23.9	V1.52	Q42		4239.00 7415.00	147.9	R300 400	N-Q		-
	T1500 1500	(N2-O)		E	149.9	V1000 1500	N-O		
		No.	VP>03>03	-	153.0	P300 1200	N-O	VRAMANA	
	<b>TCOO COO</b>	Nº CON	VK-0.5 -0,5		133.9	1200		V KU.U2 U.U	
30.9	1 500 600	N-Q(Q)	VI0.1 0.1				(Q4)	K5 5	
		Q	VT0.8 0.8		158.9	T6000 6000	N-Q	VT0.2 0.2	4148.00 7155.00
379	R 50 50	103		4146 33 7319 50		V2000 2000	N-O	VV0 07 0 0	4148 00 7155 00
51.5	NC C	2000		41 47 00 7222 22	150.0	V250 250	02.04	VV2 6 2 6	4140.00 /100.00
	V00	2000915		4147.00 7322.33	139.9	V230 230	40-69	V V Z.5 Z.5	
	R17 17	Q3-Q4	1	4146.40 7325.13	234.9	R1500 3000	N2-Q	1	
	R4 4	04		4146.40 7325.13		R13	032-04		4555.00 8121.00
20 0	R1010	04		4155 00 7422 00		R5 30	03.04		
55.5			lunaaaa	41001 00 7422.00		103 30	102-04	10004.10	
	K2 3	Q4	VK0.2 0.3	4201.00 /433.00		10000 10000	l(Q)	VD4 10	
	R3 4	Q4	VR0.3 0.4	4202.00 7436.00		D2000 5000	(Q2-Q4)		
	R20 30	>041		C		D500 1500	03-04	VD2 10	4520.00 8020.00
	R56	2042		Ċ		D200 500	03.04		4550 00 8131 00
410		10				D200 500			4550.00 8151.00
41.9	K10 50	N N				K5 /	Q32-Q4		
	D100 300	Q				D150 200	Q32-Q4		
42.9	V10 50	lò				D40 50			
	D100 200	là		i i		D7 20		UDLAS	
	0100 300	N.				0730	Q4	VDI 4.5	
43.9	RI.5 I.5	Q4				D20 25	Q4		
	D15 15	04		4134.00 7627.00		D10 12	042		
	P22	nà là		4134 00 7627 00		P6565	là.	VPADAT	
1	NZ 2	12. T	}	4134.00 7027.00		R0.3 0.3	24	V KU.2 U.7	1
44.9	VI010	Q4		4128./8 /622./0		1045 45	Q4		
48.9	R15 20	Q3-Q4		4216.00 7346.00		R3 3.5	Q4	1.	
		04	VRI 1			D35 40	04		
40 0		0.01	VRII			P26	là.		
1000	D16.00			1016 00 00 00					
30.9	KI5 20	Q3-Q4	VRLI	4216.00 7346.00	1	D30 35	Q4	VD3.3 3.3	
56.9	D17 20	1220yrs	VD14 16	4205.00 7157.50		R5 5	Q4		4545.00 8145.00
	D23 24	042		4205.00 7157.50		D22 22	04		4545 00 8145 00
	D20 20	012		4205 00 7157 50		B0612	lõn		4549 00 9140 00
	050 50	Q42		4203.00 7137.30		KU.5 1.2	Q42		4548.00 8140.00
	D35 35	Q42		4205.00 7157.50		D4 10	Q42		4548.00 8140.00
	D40 45	042	]	4205.00 7157.50	235.9			VR8.4 8.4*	4640.00 7940.00
	D50.60	n in		4205 00 7157 50	230 0			VV8 7 8 4*	
	D1010	042		4162 00 7127.50	2.55.5			110 2 0.4	
	01010	Q42	1	4152.00 /233.00	240.9			VV8.28.4 <sup>+</sup>	
	D150 150	Q4	VD16 16	4152.00 7233.00	241.9			V10 40*	
	D14 14	042		4152.00 7233.00	242.9	V300 350	0		
	DIA 14	042		4148 00 7242 00		V2 SA	Day Of		
		042		4146.00 7245.00		V 5.5 4	Q32-Q4		
.	D1500 1500	Q3-Q4	כו כועין	4148.00 7243.00		DS 6	IQ4		
	D550 650	Q32-Q4		4148.00 7243.00		D10 10	(Q4)		
	D150 150	04		4148 00 7243 00		D14 18	032.04		
	D6 9	làn		4127 00 7227 50		VOSOS			
	D0 0	042		4127.00 7327.30		VU.5 2.5	Q4		
	DI0 12	Q42		4127.00 7327.50	243.9	V300 350	Q		
	D14 15	Q42		4127.00 7327.50	244.9	R1500 1600	N2-0		
	D24 25					R20.20	0		
	D17 19			4144 00 7061 60	4142 00 7256 60	D10 10	22		
		242		4144.00 7251.50 -	4142.00 /200.00	RIVIU	Q2-Q4		
	D35 38	Q42		4144.00 7251.50 -	4142.00 7256.50	R4 10	Q4		
	D40 40	Q42		4144.00 7251.50 -	4142.00 7256.50	D2 4	104		
	D\$\$ \$6	là.	1	4144 00 7251 50 -	245 0	10100 2000	ND O		
	00000	1×1		4142.00 7251.50 -	245.5	2000	112-2		
	<b>_</b>			4142.00 /250.50					
	D60 65	Q4		4144.00 7251.50 -	247.9	V1200 1200	Q	1	
		1		4142.00 7256.50		1		1	1
1	D100 105	04	1	4144 00 7251 50	4142 00 7256 50	•	1	VV2 1 9 14	4528 00 2820 00
1	D7 60	lõin		4110 60 7251.50 **	1172.00 1230.30	11/200 400		V V 0.1 0.1	TJ20.00 /020.00
1	צג.וטן	V+2		+110.50 /354.00 -	248.9	v ∠00 400	אן	ļ į	
	1	1		4057.50 7408.00					
	D11 12	O42		4110.50 7354.00 -	249.9	V200 400	lo	]	
	1	1 -		4057 50 7409 00			1		
				4037.30 7408.00					
	DI4 17	Q42		4110.50 7354.00 -	250.9	V500 500	N2-Q		
		ļ		4057.50 7408.00					
	D23 5 25 5	04		4110 50 7354 00 -	251.0	P 500 500	N2-0	1	
	020.0 20.0	× •		4110.50 7554.00 -	231.9	1000 000	142-2	-	
			1	4037.30 /408.00	l			1	
	D27 28	Q42		4110.50 7354.00	253.9	V500 500	Q	1 ,	
1	i i	03-04	VD7 8	4127.00 7327.50		V2000 2000	N-0	l . '	
		02.04	VV0202	4127 00 7227 50				1112 6 2 5+	
1	I	45-C4	V VU.2 U.3	127.00 /327.30			l	v v 3.3 3.3*	
1		1240yrs	VD8 10	4127.00 7300.00	254.9	K2500 2800	jKZ	f !	
1	1	1510yrs	VD11 13	4121.00 7337.50				VV7.3 7.3*	4450.00 7810.00
1	1	3740	VD7 7	4057 50 7409 00	256.0	B 1500 2800			
		2160	VD524524	4067 60 7400.00	2.30.7	CA0 60	000	1 1	
		SISUYIS	VD>2.4 >2.4	4037.30 7408.00		340 30	Q22-Q4	1	
1		3970yrs	VD5 5	4051.00 7417.00		R8 10	Q22-Q4	1 1	
		0	VD8 17	4152.00 7233.00 -	051.00 7417 00	\$30.30	03-04	4 !	
	D/R=10.20/1	1				\$15.20	012.04	1 '	
1	1/00-10-30/1					313 20	V32-V4	1 /	
1	V/D=1/5			4127.00 7327.50		R2 2.5	Q32-Q4	۱ <sup>۱</sup>	
	V/D=1/8	1		4127.00 7327.50		S5 7	04	1 /	
L	i	1 .	·		L	La contra con	A. S. Carlos	ł	

	Md	T T	V V	Site	N₂	Md	T	V	Site
	V/D=1/20	1		4127.00 7327.50		\$2.5 3	Q42		
60.9	T800 1200	N-Q	VT0.5 1				· ·	VV0.4 0.6*	
870	N150 150	Q3-Q4			259.9	R800 1000	N-Q		SE
07.5	SI 5	Q42				R400 500	N-Q		NW
		Q42	VNI I	1	263.9	R1400 1600	•		SW
220	N150 150	03-04				R1000 1200			NE
00.7	S3 8	03-04					1	VR8.7 8.7*	
	N4 5	1911			265.9	R500 800	N-Q		
	S0.5 1	1911						VR5.8 5.8*	
		Q42	VNI I		268.9	T200 500	Q		
89.9	V1000 1500	N-O		4227.00 7710.00			1	VV8 8*	
0,.,	1	-	VV8.5 8.5*	4257.00 7710.00	269.9	V100 1200	N-Q		
00.9	V500 500	N-Q		4335.00 7900.00			1	VV8.7 8.7*	4303.00 7840.00
10.1	V1500 1800	N-O		4409.00 7935.00	270.9	V100 500	N-Q		
			VV2.5 2.5*	4409.00 7935.00	271.9	V1500 1800	N-Ô		
919	D15 15	03-04			272.9	V500 800	N-Ò		
1		03-04	VR0.1 0.4		273.9	V500 500	N-Ò		
	R/D=2.5/1			4551.00 7731.00	274.9	V1000 1400	N-Ò		4254.00 7920.00
						V500 500	N-Q		EE

# Приложение 9.4

## Сейсмические проявления в зонах разломов

## Appendix 9.4

# Manifestations of seismicity in fault zones

N₂	Seis	Date	γλ	H	Add
12.9	M5.5 Djalalabad	1926			
	M5.4 Markai	1962			
15.9	M6.5 7.5 Belovodsk	1885			During the Belovodsk earthquake seismic rupture 21 km long formed.
23.9	M6.5 7.5 Belovodsk	1885			LS CO
27.9					LS CO
34.9					On the continuation of the fault at site on 42000.50' N, 74004.50' E
36.9					WE; LS CO
39.9					WE
40.9					At site on 41042.3' N, 71033.4' E there is a presumably seismogenic runture 14 km long: WE
41.9					WE IS CO
42.9					WF
43.9					WE: LS The 30 km long seismic runture with oblique devtral and normal
					sense of motion is located in 41035 00' N 76026 50' F
49.9					WE: LS CO
50.9					WELS CO
56.9	M7.5 7.5 Chatkal	02.11 1946	4109.00 7200.00	30	
	1				Paleoseismic ruptures 3-6 km long, Manifestations of several
					paleocarthquakes with M>7.5 and D1.5-4 m have been found between
					sites on 40057.50' N. 74008.00' E and 40051.00' N. 74017.00' E and
		·			between sites on 41021.00' N, 73037.50' E and 41010.50' N, 73054.00' E.
				1	Estimated recurrence interval is 600-700 years
60.9				1	WE
87.9	M8.3 8.3 Kebinskoye	04.01 1911			LS CO. During the 1911 earthquake a part of the fault, 180-100 km long.
	-				ruptured displaying sinistral and normal offsets with amplitudes of 0.5-1
					m and 4-5 m, respectively
88.9	M8.3 8.3 Kebinskoye	04.01 1911	4248.00 7718.00	'	LS CO. During the 1911 earthquake a part of the fault, 180-100 km long,
					ruptured displaying sinistral and normal offsets with amplitudes of 0.5-1
					m and 4-5 m, respectively
89.9	M8.3 8.3 Kebinskoye	04.01.1911		1	
	-				The fault line is marked by M=6-7 earthquakes epicentres
90.9				1	The fault line is marked by M=6-7 earthquakes epicentres
91.9	M8.3 8.3 Kebinskoye	04.01 1911			LS CO
	M6.5 6.5 Dzalanash-Tup	1978			
95.9	M?			1	Seismic rupture 6 km long; its age is not clear. LS CO
	M8 8.7 Kebinskove	04.01 1911			
		1976		1	WE
98.9			•		LS CO
99.9					LS CO
106.9	1				WE: LS CO
122.9					LS CO

No	Seis	Date	γλ	H	Add
146.9	M6.8 6.8 Sarykamysh	1970			
147.9					The south-western part of the fault is marked by M=6-7 earthquakes
					epicentres
					There are vague indications of some paleoearthquake-caused features
149.9					The eastern part of the fault, within China territory, is marked by M=5-6
					earthquake epicentres
153.9					WE; LS CO
158.9	M7.5 7.5 Catkal	1946			
159.9	M6 6 Ura-Tiube	1897			
	M5.1 5.1 Kadamojay	19/4			
1.01.0	M3.0 3.7 Kyrkol	1907			
181.9					LO CO Palacearthquake caused features at site on 45045' N. 81030' E have been
234.5					described At site on 45020' N 82020' E an earthquake_triggered
ļ					landslide at site on 45045' N \$1075' F hollows 1-3 m deen 3-10 m
1					hetween them, have been observed
252 0	1				M<6 earthquakes enicenters marks the fault line
253.9	1				M<6 earthquakes epicentres marks the fault line
254.9					The fault line is marked by M<6 earthquakes epicentres
263.9					The fault line is marked by M=6-7 earthquakes epicentres
265.9	Vernyi carthquake	09.06.1887			The 1887 earthquake induced movements ruptured the land surface
266.9					The fault line is marked by M=6-7 earthquakes epicentres
267.9					The fault line is marked by M=6-7 earthquakes epicentres
268.9					The fault line is marked by M=6-7 earthquakes epicentres
269.9	M8.2 8.2 Chilik				
1					The fault line is marked by M<5 earthquakes epicentres
270.9					The fault line is marked by M<5 carthquakes epicentres
271.9					There are some evidences basing on interpretation of aerial photos for
					paleoearthquake-caused features
272.9					There are some evidences basing on interpretation of aerial photos for
					paleoearthquake-caused features
273.9					The south-western part of the fault is marked by M=5-7 earthquake
224.0					procentres
2/4.9					I ne south-western part of the fault is marked by M=3-3.5 cartinguakes
1					provide the second second second fractions
269.9 270.9 271.9 272.9 273.9 273.9 274.9	M8.2 8.2 Chilik				The fault line is marked by M<5 earthquakes epicentres The fault line is marked by M<5 earthquakes epicentres There are some evidences basing on interpretation of aerial photos for paleoearthquake-caused features There are some evidences basing on interpretation of aerial photos for paleoearthquake-caused features The south-western part of the fault is marked by M=5-7 earthquake epicentres The south-western part of the fault is marked by M=5-5.5 earthquakes epicentres Indications of some paleoearthquake-caused features

# Приложение 9.5

## Прочие сведения о разломах

# Appendix 9.5

## Other data on faults

N₂	Data
36.9	There are landslides and falls approximately between sites on 41o23.00' N,
1	74o24.00' E and 41o14.00' N, 74o00.00' E
39.9	Landslide at site on 41057.00' N, 70020.70' E lies on the the fault line
44.9	S
234.9	UC, LC. 3.3 mm/yr rate of movement VD is by [22]
235.9	UC, LC. 8.4 mm/yr rate of movement VR +SW is by [21]
236.9	UC, LC
242.9	The fault borders the northern side of the Kolpakovo graben
244.9	The fault borders the southern side of the Kolpakovo graben
245.9	At site on 44040' N, 79000' E a paleoeqrthquake-triggered landslide has been
	discovered [20]
247.9	Measured at site on 45o28' N, 78o20' E, the rate gradient is 6.3 mm/yr per 100 km
254.9	The fault is a scissor fault.
256.9	The fault line is marked by M<=5 earthquakes epicentres
260.9	The fault continues the fault 259.9 to the NW



Памир

#### 10. ПАМИР

Основной каталог разломов провинции

Данные систематизировали В.Г.Трифонов и А.А.Никонов

## **10. PAMIRS**

Main catalog of faults in the province Compiled by V.G.Trifonov and A.A.Nikonov

N	Name	t	۷	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
1.10		2	2	(R)	+S	В	3656.29	7759.17	3711.92	7633.33	16 17	15
2.10		2	3	(R)	+S	С	3658.53	7703.73	3705.14	7622.62	24	15
3.10		2	2	(D>R)	+SW	C	3732.00	7706.00	3825.00	7637.00	17 24	15
4.10		2	2	(R>D)	+SW	C	3825.00	7637.00	3835.00	7610.00	17 24	
5.10		2	2	(DR)	+SW	С	3709.65	7632.89	3834.59	7610.01	17 24	15
6.10		2	2	(R>D)	+SW	C	3834.59	7610.01	3900.77	7524.61	17 24	
7.10		2	3	D		C	3825.03	7539.50	3901.00	7524.00	13 17 24	15
8.10		2	2	(D>R)	+SW	C	3901.00	7524.00	3922.00	7447.00	13 17 24	
9.10		2	2	(R>D)	+SW	C	3922.00	7447.00	3925.50	7415.00	13 17 24	
10.10		2	2	(D)		C	3926.86	7505.70	3943.77	7500.74	24	15
11.10		2	2	(D>R)	+SW	C	3950.25	7509.75	4024.23	7454.07	24	15
12.10		2	2	(D>R)	+SW	C	4024.59	7455.17	3953.77	7533.76	24	15
13.10	Karakorum f.z.	2	1	D>>N	+SW	A	3828.03	7446.32	3505.24	7717.52	14 18 21 -	135
14.10	Karakorum f.z.	2	1	D>(R)	+SW	B	3856.97	7428.00	3828.03	7446.32	14 24	1
15.10	Karasu f.	2	2	D>>R	+SW	A	3710.02	7523.30	3807.23	7345.11	15	123
16.10	Karasu f.	2	2	RD	+S₩	B	3807.23	7345.11	3818.14	7309.00	15 24	
17.10		2	2	D		B	3728.21	7451.45	3833.88	7419.02	13 24	15
18.10		2	2	(D)R	+SW	B	3843.56	7309.55	3825.76	7446.69	24	
19.10		2	2	(D>R)	+SW	C	3829.98	7434.74	3906.04	7422.09	13 24	15
20.10		2	2	(RD)	+S₩	C	3906.04	7422.09	3930.69	7313.47	13 24	
21.10		2	2	(D>R)	+NE	C	3750.00	7603.34	3859.65	7438.14	19 24	15
22.10		2	2	(D)>R	+NE	B	3908.47	7438.65	3919.77	7349.74	24	15
23.10		2	2	Т	+S	C	3919.32	7337.09	3932.72	7425.38	13 24	15
24.10		2	2	Т	+SE	B	3824.17	7257.16	3835.71	7312.55	13	15
25.10		2	2	(D>N)	+E	B	3844.07	7331.54	3903.49	7332.44	24	15
26.10		2	2	(D)>N	+NE	B	3904.71	7331.67	3930.52	7312.86	24	15
27.10		2	3	Т	+S	B	3907.60	7305.11	3912.65	7319.61	13	15
28.10		2	3	Т	+S	B	3919.22	7334.35	3917.82	7321.65	13	15
29.10		2	2	(SR)	+SE	C	3701.64	7241.03	3605.66	7058.89	13	
30.10	Zaryshkol f.	2	2	S>>N	+SE	B	3811.29	7326.48	3743.54	7202.57	13 24	135
31.10		2	3	N	+E	C	3736.67	7259.42	3750.64	7259.78	13 24	
32.10		2	3	Т	+SE	B	3822.36	7244.00	3751.40	7109.66	13	
33.10		2	3	Т	+S	B	3838.76	7253.38	3841.14	7241.34	13	15
34.10		2	2	(S>R)	+SE	B	3628.00	7121.00	3718.35	7129.04	13	15
35.10		2	3	U		C	3714.70	7136.80	3723.73	7122.86	13	15
36.10		2	2	(S>R)	+SE	B	3720.00	7129.04	3746.15	7132.74	13	15
37.10		2	3	U			3744.67	7129.75	3749.19	7137.58	13	15
38.10		2	2	(S>R)	+SE	В	3759.19	7139.00	3748.45	7135.05	13	15
39.10		2	2	(S>R)	+SE	B	3819.23	7123.99	3635.60	6951.57	13	15
40.10	Vanch f.z.	2	2	R	+SE	B	3821.61	7127.87	3836.21	7152.30	13	15
41.10	Vanch f.z.	2	2	R	+NW	B	3818.02	7121.10	3831.21	7139.56	13 15	15
42.10	Sarytash I.	1	2	R	+NE	A	3939.29	7341.29	3944.44	7317.26	13	135
43.10	Darvaz-Alai f.z.	2	2	(1)	+5	C	3931.25	7313.14	3935.27	7502.03	24	15
44.10	Darvaz-Alai f.z.	2	3	(1)	+SE	C	3937.19	7347.03	3940.00	7354.02	13	1
45.10	Darvaz-Alai I.z.	2	2	1	+5	В	3936.41	7345.67	3937.04	7342.72	13	13
46.10	Darvaz-Alai f.z.	2	2	T	+N	B	3935.69	7345.04	3936.22	7342.55	13	1
47.10	Darvaz-Alai I.z.	1	5	I T	+5	A	3935.66	/343.00	3931.38	7322.10	13	12345
48.10	Darvaz-Alai I.z.	2	5	1	+5	В	3932.37	7319.52	3931.59	7317.93	13	I
49.10	Darvaz-Alai I.z.	2	2	I T	+5	в	3931.40	7315.00	3932.33	7317.37	13	1
50.10	Darvaz-Alai I.z.	2	2	1	+5	A	3930.99	/312.53	3931.97	7250.48	13	1235
51.10	Darvaz-Alai I.z.	4	2	1	+5	Ы	3933.04	1239.85	3932.54	1249.55	15	15
52.10	Darvaz-Alai I.z.	2	2	1	+5	A	3928.07	7248.76	3928.85	7250.71	13	135
33.10	Darvaz-Alai I.Z.	2	2	1	+5	R	3927.76	1245.89	3927.44	7248.02	13	15
54.10	Darvaz-Alai I.Z.	2	2	1	+5	A	3931.80	1249.88	3926.89	7215.08	12 13	1233
55.10	Darvaz-Alai I.z.	2	2	ľ	+5	A	3925.62	1239.95	3925.90	1237.37	15	1235
56.10	Darvaz-Alai I.z.	2	2	ſ	+5	A	3925.16	/229.69	3925.38	7232.08	15	1235
57.10	Darvaz-Alai I.z.	2	2	I T	+5	Ы	3925.17	7228.85	3924.86	1223.80	13	15
58.10	Darvaz-Alai f.z.	2	2	T	+5	B	3927.78	/216.31	3928.15	7226.58	15	15
59.10	Darvaz-Alai f.z.	2	3	DR	+SW	Ç	3927.24	/216.17	3929.03	7213.25	13	15
60.10	Darvaz-Alai f.z.	2		DR	+SW	A	3923.79	7219.27	3929.26	7210.51	15	135
61.10	Darvaz-Alai f.z.	2	3	S>T	+5	B	3927.58	/200.20	3927.12	7147.55	24	ן כון

							<u> </u>				Памир
N Name	t	v	Se	Up	R	Ŷ	λ	γ	λ	Re	NN
62.10 Darvaz-Alai f.z.	2	1	S>R	+SE	A	3906.10	7117.49	3929.30	7211.13	13	1235
63.10 Darvaz-Alai f.z.	2	2	(S) T	ICE	B	3902.10	7100.79	3905.06	7112.59	15	15
64.10 Darvaz-Alai I.Z.	12	1	S>>R	+NW	B	3901.43	7107.04	3902.61	7113.80	15	15
65.10 Darvaz Alai f.z., Saghirdasht-Muksu f.	12	li	S>>R	+SE	Ā	3902.61	7113.80	3909.82	7123.44	15	135
66.10 Darvaz-Alai f.Z., Sagin dasht-Maksu I.	2	2	(S)T	+SE	в	3909.26	7121.33	3913.99	7130.56	15	15
67.10 Darvaz-Alai f.z.	2	2	(SN)	+SE	B	3913.99	7130.56	3918.02	7131.93	15	
60 10 Darvaz-Alai f.z.	2	3	) т	+SE	В	3910.75	7124.96	3912.88	7129.04	15	1
70.10 Darvaz-Alai f.z.	2	3	T	+S	B	3907.99	7123.11	3907.43	7121.00	15	
71.10 Darvaz-Alai f.z.	2	3	Т	+SE	B	3909.82	7123.44	3905.79	7121.26	15	15
72.10 Darvaz-Alai f.z.	2	3	U		B	3904.83	7111.14	3906.44	7113.73	15	11
73.10 Darvaz-Alai f.z.		1	(SD)	+SE	B	3904.88	71012.52	3900.32	7105 42	15	16
74.10 Darvaz-Alai I.Z.		17		TJE	B	3853.60	7057 33	3901.70	7101.97	15	15
75.10 Darvaz-Alai f.z.		2	Š		B	3853.23	7056.45	3855.85	7057.22	15	i
77 10 Darvaz-Alai f.z., Mionadu f.	2	3	TR	+SE	B	3839.44	7026.58	3842.25	7030.12	15	15
78.10 Darvaz-Alai f.z., Mionadu f.	2	3	Т	+NW	В	3838.74	7024.49	3840.72	7027.22	15	15
79.10 Darvaz-Alai f.z., Mionadu f.	2	3	Т	+NW	В	3841.02	7023.73	3847.65	7040.53	15	15
80.10 Darvaz-Alai f.z., Mionadu f.	2	2	R	+SE	B	3842.58	7031.98	3851.48	7048.34	15	15
81.10 Darvaz-Alai f.z.	2	3	T	+N	B	3850.02	7051.02	3846.28	7040.76	15	15
82.10 Darvaz-Alai f.z.	2		S	ACE	R	3850.60	7054.09	3839.00	7036.10	15	13
83.10 Darvaz-Alai I.Z.	12		S>>N	+SE	R	3806.42	7012.42	3756.01	7030.29	15	12345
84.10 Darvaz-Alai f.z.		3	(S)	.35	B	3758.27	7002.98	3800.73	7006.88	15	1
86.10 Darvaz-Alai f.z.	2	3	(S)		B	3755.37	7003.09	3756.80	7006.63	15	i l
87.10 Darvaz-Alai f.z.	2	3	(S)		B	3753.42	7003.37	3754.82	7006.35	15	1
88.10 Darvaz-Alai f.z.	2	1	S>>(N)	+NW	В	3754.03	7010.44	3750.68	7009.37	15	1
89.10 Darvaz-Alai f.z.	2	3	S		B	3744.06	7001.38	3745.55	7003.84	15	1
90.10 Darvaz-Alai f.z.	2	3	(S)		B	3741.46	7002.55	3743.18	7005.69	15	
91.10 Darvaz-Alai f.z.		13			В	3/38.24	7003.79	3720.02	7007.72	15	
92.10 Darvaz-Alai I.Z. 93.10 Darvaz-Alai f z	12	2			B	3730.17	7004.00	3738.05	7007.67	15	
94.10 Darvaz-Alai f.z.	2	3	ŝ		B	3733.74	7004.85	3735.82	7006.78	15	li l
95.10 Darvaz-Alai f.z.	2	2	S>>N	+E	B	3745.39	7012.51	3755.34	7014.46	15	i
96.10 Darvaz-Alai f.z.	2	2	S>(N)	+E	В	3746.63	7013.49	3736.42	7011.47	15	1
97.10 Darvaz-Alai f.z.	· 2	1	(S)		В	3707.80	6954.72	3734.57	7010.58	15	1
98.10 Darvaz-Alai f.z., Darvaz f.	2	1	S>>N	+W	B	3752.32	7009.07	3757.27	7009.67	15	15
99.10 Darvaz-Alai f.z., Darvaz f.	2	11	S>>N	+W	A	3727.35	7006.35	3750.72	7010.54	15	135
100.10 Darvaz-Alai f.z.		3	U CAN	195	B	3753.68	7005.82	3752.05	7004.07	15	1026
102.10		15	S>>P	+SE		3747 58	6042.40	3741 45	6040.22	15	1235
103.10 Novabad-Tavildara f.z.	2	3	N	+E	B	3904.81	7012.40	3859.67	7011.14	15	15
104.10 Novabad-Tavildara f.z.	2	3	NS	+E	В	3852.59	7007.82	3901.10	7009.77	15	
105.10 Novabad-Tavildara f.z.	2	3	N	+W	В	3853.55	7019.13	3855.00	7017.14	15	1
106.10 Novabad-Tavildara f.z.	2	3	N	+W	В	3852.85	7017.73	3857.86	7016.63	15	1
107.10 Novabad-Tavildara f.z.	2	3	SN	+NE	A	3854.32	7011.13	3847.65	7013.51	15	135
108.10 Novabad-Tavildara f.z.	2	3	N	+E	B	3852.87	7007.30	3850.67	7006.85	15	
109.10 Novabad-Tavildara I.Z.		2	N N	+E +W	В	3848.00	7008.49	3851.51	7008.71	15	15
111 10 Novabad-Tavildara f.z.		3	N	+NF	B	3847 32	7003.30	3851.47	7000.14	15	15
112.10 Novabad-Tavildara f.z.	2	3	N	+E	B	3848.71	7014.55	3846.93	7016.25	15	15
113.10 Novabad-Tavildara f.z.	2	3	Т	+N	B	3847.45	7047.69	3846.84	7043.03	15	1
114.10 Novabad-Tavildara f.z.	2	3	N	+NE	В	3843.93	7018.65	3849.09	7016.53	15	15
115.10 Novabad-Tavildara f.z.	2	3	N	+SW	В	3840.79	7023.49	3846.95	7019.34	15	15
116.10 Novabad-Tavildara f.z.	2	3	(N)	+SW	B	3844.07	7019.35	3845.35	7019.29	15	1
117.10 Novabad-Tavildara f.z.	2	3	N	+NE	В	3839.04	7020.88	3843.52	7019.76	15	15
110.10 Novabad-Tavildara I.Z.		2		TNE	D D	3840.55	7030.04	2029.97	7033.21	15	15
120 10		2		+F	B	3040.33	7101.05	3850 88	7100.04	15	15
121.10	2	3	(N)	+SE	B	3858.85	7023.43	3855.18	7022.80	15	
122.10	2	3	Ň	+W	B	3831.08	6918.98	3835.56	6919.26	3	1
123.10 Surkhob-Iliak f.z.	2	2	(T)	+S	В	3911.82	7124.83	3911.03	7118.99	15	15
124.10 Surkhob-Iliak f.z.	2	3	(T)	+S	B	3911.00	7124.59	3910.51	7111.98	15	15
125.10 Surkhob-Iliak f.z.	2	2	Т	+S	A	3908.61	7103.85	3913.94	7124.45	15	23
126.10 Surkhob-Iliak f.z.	2	3	T	+N	B	3907.30	7117.48	3907.78	7110.67	15	15
127.10 Surkhob-Iliak f.z.		3	T	+5	B	3906.93	7116.27	3906.94	7112.99	15	
120.10 Surknob-Illak f.z.	2	15	N	+E +E	В В	3909.02	7106.89	3900.04	7106.54	15	
130 10 Surkhob-Higk F.	2	2	N N	+E +E	P	3002 44	7103.30	3906.92	7100.19	15	
131.10 Surkhob-Iliak f7	2	2	T	+SE	B	3909.81	7114.14	3901.88	7046.07	13 24	15
132.10 Surkhob-Iliak f.z.	2	3	Ť	+5	B	3902.37	7044.68	3905.20	7059.24	15	15
•						,				•	• •

N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	Ŷ	λ	Re	NN
133.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	3	N	+E	B	3901.48	7057.65	3903.50	7057.72	15	1
134.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	2	Т	+SE	B	3902.72	7056.84	3900.18	7046.90	15	15
135.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	2	T	+S	B	3904.99	7044.90	3903.74	7040.82	15	15
136.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	2	T	+5	B	3903.71	7044.93	3900.45	7028.70	15	15
137.10	Surkhob-Illiak I.z. Surkhob-Illiak F.	2			+5	B	3901.09	7043.92	3830.73	7025.17	15	15
138.10	Surknob-Illak I.Z. Surkhob Illick f.z.			l D	+5	B	3903.80	7038.30	3902.24	7032.18	15	13
139.10	Surknoo-IIIak I.Z. Surkhob lijak f.z. Surkhob f	1		K T	42	Â	3900.38	7024.90	2856 24	7009.70	15	133
140.10	Suikhob-Illiak 1.2., Suikhoo I. Suikhob-Illiak 1.7	2	12	T	24	A D	2000 50	7027.57	3001 86	7000.70	15	1255
147.10	Surkhob-Ilisk f7	2	5	N	+F	B	3855 75	7020.48	3901.80	7024 12	15	15
143.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	3	D		B	3857 84	7026.07	3859.78	7021.69	15	15
144.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	3	Ū		B	3901.09	7018.37	3903.60	7021.00	15	1
145.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	3	TR	+S	B	3857.46	7025.03	3857.89	7013.54	13 24	5
146.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	3	Т	+S	В	3855.18	7022.80	3854.16	7018.64	15	15
147.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	3	R	+N	В	3900.72	7018.15	3900.49	7020.85	15	1
148.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	3	(R)	+S	B	3854.73	7015.27	3856.14	7022.72	13 24	15
149.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	3	R	+N	B	3902.01	7018.82	3901.57	7014.96	15	15
150.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	3	Т	+S	B	3853.33	7013.55	3853.93	7016.34	15	1
151.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	3	(N)	+NE	B	3853.97	7015.60	3857.77	7011.67	13	15
152.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	3	DT	+S	A	3852.19	7011.48	3852.41	7008.43	15	135
153.10	Surkhob-Iliak f.z., Vakhsh f.	2	2	TD	+SE	B	3840.40	6945.40	3853.97	7007.24	1711	135
154.10	Surkhob-Iliak f.z., Vakhsh f.	2		T	+SE	B	3816.18	6923.32	3840.40	6945.40	11	1
155.10	Surkhob-Iliak f.z., lliak f.	2	2		+SE	B	3831.64	6920.80	3842.34	6946.83	4 11 24	1235
100.10	Surknob-Illak I.Z.	2	2	K	+5	В	3837.40	6923.36	3833.98	0914.98	20 24	1.00
15/.10	Surknoo-Illak I.z. Surkhab Illah Ga	2	2	I	+3	B	3833.03	0923.87	3830.43	0914.90	15 24	125
158.10	Surknoo-Illak I.z. Surkhob Higk fa Equation Varian f	2	2	K D>D	15		2818.00	6920.03	3833.19	0907.73	20	1245
159.10	Surknoo-mak I.Z., Fayzaoao-Tavan I. Surkhob-Iliek f.z	2	2	D		Â	3816.99	6019 20	2826.46	6008 75	1 3 9 13 13 24	1345
161 10	Surkhob-Iliek fz	2	1	R	+5	R	3825 60	6832 75	3826.03	6844 07	15	is I
162 10	Surkhob-Iliak fz	2	1	S	.3	Å	3829 11	6834 27	3831 61	6819.92	15	135
163.10	Surkhob-Iliak f.z.	2	3	R	+N	B	3834.96	6834 73	3835.49	6819.28	24	
164.10	Ionakhsh f.	2	2	T	+SE	B	3824.31	6921.47	3840.29	6945.13	11	li l
165.10		2	3	Ť	+5	B	3754.95	6915.80	3756.59	6911.99	15	125
166.10		2	3	R	+SE	B	3751.86	6854.73	3758.90	6902.19	15	1
167.10		2	3	R	+NW	B	3735.70	6832.02	3839.50	6910.04	15	1
168.10		2	3	R	+E	B	3734.34	6808.98	3759.11	6817.87	15	1
169.10		2	3	SR	+NW	B	3739.97	6808.03	3759.36	6816.83	15	135
170.10		2	3	SR	+SE	В	3759.36	6816.83	3844.85	6919.17	24	
171.10		2	3	S>R	+NW	A	3802.32	6731.59	3814.41	6742.83	15	135
172.10		2	2	S>R	+NW	B	3801.23	6732.32	3752.07	6723.21	15	135
173.10		2	3	N	+E	B	3905.30	7044.82	3901.62	7043.58	15	
174.10		2	2	R	+NE	B	3838.82	6929.06	3843.84	6918.69	22	1
175.10	K-G-inan f	2	5	N	+E	R	3825.18	6906.65	3820.44	6905.56	15	
177 10	Naturigan I.	0	2		1	D	3842.90	6918.90	3911.42 2847 50	6027 14	2	
178 10		6	2				3826 56	6076 02	2847.20	6052 22	2	
179 10		2	2	п		5	3804 17	6820.53	3878 37	6834 20	24	
180.10		2	3	Ť	+5	č	3829 40	6858 73	3830.37	6850 84	24	i
181.10		2	3	Ť	+5	č	3828.86	6911.12	3828.85	6859.67	24	li l
182.10		2	3	R	+Ē	B	3705.09	6814.62	3723.42	6812.44	8	15
183.10		2	3	R	+W	c	3716.72	6816.49	3724.90	6817.77	8	15
184.10		2	3	R	+w	B	3702.26	6816.73	3718.34	6818.95	8	15
185.10		2	3	R	+E	B	3650.38	6816.35	3711.29	6819.12	8	15
186.10		2	3	R	+W	B	3654.08	6821.35	3702.91	6822.62	8	15
187.10		2	3	R	+E	C	3715.20	6831.77	3705.37	6831.42	8	15
188.10		2	3	R	+W	B	3705.19	6838.01	3721.13	6837.34	8	15
189.10		2	3	R	+W	B	3644.88	6918.09	3743.64	6915.93	8	1
190.10		2	3	R	+E	В	3728.51	6937.68	3704.53	6928.99	8	1
191.10		2	2	Ť	+S	B	3924.24	6708.86	3922.44	6725.13	23	125
192.10		2	2	Ť	+S	B	3921.40	6721.95	3924.11	6807.76	23	125
193.10		2	2	T DD	+8	R	3923.19	6806.11	3925.98	6836.19	23	125
194.10		4	4	KU DP	+5	B	3923.08	0831.34	3922.90	0833.20	23	123
173.10		4	4		TOE	D	3741.07	0049.33	J720.00	/003.40	2.5	ככבון

Примечание. 1 - Губин, 1960; 2 - Захаров, 1969; 3 - Иванова, 1984; 4 - Коробков, Николаев, 1990; 5 - Кучай, Трифонов, 1977; 6 - Кучай и др., 1978; 7 - Леглер, Пржиялговская, 1979; 8 - Никонов, 1970; 9 - Никонов, 1974; 10 - Никонов, 1975; 11 - Никонов, 1988; 12 - Никонов и др., 1984; 13 - Никонов и др., 1983; 14 - Пейве и др., 1964; 15 - Трифонов, 1983; 16 - Ding Guoyu, 1984; 17 - Lithospheric Dynamic Map..., 1986; 18 - Liu et al., 1993; 19 - Мар of major active faults..., 1992; 20 - Иванова Т.П., новые данные; 21 - Кожурин А.И., новые данные; 22 - Кучай В.К., новые данные; 23 - Макаров В.И., новые данные; 24 - Трифонов В.Г., новые данные.

# Приложение 10.1

## Признаки активности разломов и способы датирования смещений

## Appendix 10.1

## Manifestations of fault activity and methods of offset dating

No	Sign	N₂	Sign	N≘	Sign	N₂	Sign
1 10	OF,RS	55.10	OF;GC	102.10	OC;GC	150.10	OF
2 10	RS	56.10	OF;GC	103.10	OF	151.10	RS,OF
3 10	RS,OF	57.10	OF;GC	105.10	OF	152.10	OC
5 10	RS	58.10	OF,PS,ER,FM	106.10	OF	153.10	OF,OD,PS,RG
7 10	RS	59.10	OF	107.10	OC	154.10	OF,OD
10.10	RS	60.10	OF,ER;CR	108.10	OF	155.10	OF,OD,PG,SP
11.10	RS	61.10	OF	109.10	OF	156.10	OF
12.10	RS	62.10	OF,OD;GC	110.10	OF	157.10	OF,OD
13.10	OF,OT,OD,OC,SI;MC	63.10	OF	111.10	OF	158.10	OF
14.10	OF,SI	64.10	OF	112.10	OF	159.10	OD,OF,HT,GA,RM;IN
15.10	OF,OC,OT;GC	65.10	OF,OC;GC	113.10	OF	160.10	OF
17.10	RS	66.10	OF,OC,GC	114.10	OF	161.10	OF
19.10	RS	67.10	OF	115.10	OF	162.10	OC
21.10	RS	69.10	OF	116.10	OF	163.10	OF
22.10	RS	71.10	OF	117.10	OF	164.10	OF,OD
23.10	RS	72.10	OF	118.10	OF	165.10	OF
24.10	RS,OF	74.10	OF '	119.10	OF	166.10	OF,OD
25.10	RS	75.10	OF	120.10	OF	167.10	OF
26.10	RS	76.10	OF	122.10	OF	168.10	OF
27.10	RS,OF	77.10	OF	123.10	OF	169.10	OF
28.10	RS,OF	78.10	OF	124.10	OF	171.10	OF;GC
30.10	RS,OF	79.10	OF	126.10	OF	172.10	OF;GC
33.10	RS,OF	80.10	OF	127.10	OF	174.10	OF,OD
34.10	RS	81.10	OF	128.10	OF	175.10	OF
35.10	RS	82.10	OF	129.10	OF	176.10	SI;PC
36.10	RS,OF	83.10	OF,OC,OT,HR;GC	130.10	OF	177.10	SI;FL
37.10	RS	84.10	OF	131.10	OF	178.10	SI;GA
38.10	RS,OF	85.10	OF,RS	132.10	OF	179.10	OF
39.10	RS	86.10	OF,RS	133.10	OF	180.10	OF
40.10	OF	87.10	OF,RS	134.10	OF	181.10	OF
41.10	OF;GC	88.10	OF	135.10	OF	182.10	OF,OC,DC
42.10	OF,OD,PS;GC	89.10	OF,OD	136.10	OF	183.10	OF,OC,DC
43.10	RS	90.10	OF,RS,OD	137.10	OF	184.10	OF,OC,DC
44.10	RS	91.10	OF,RS,OD	138.10	OF	185.10	OF,OC,DC
45.10	OF,PS	92.10	OF,RS,OD	139.10	OF,OT;GC	186.10	OF,OC,DC
46.10	PS	93.10	OF,RS,OD	140.10	OF,OT,RG;GC	187.10	OF,OC,DC
47.10	OF,OD;LH	94.10	OF,RS,OD	141.10	OF	188.10	OF,OC,DC
48.10	OF,PS	95.10	OF	142.10	OF	189.10	OF
49.10	OF,PS	96.10	OF	143.10	OF	190.10	OF
50.10	OF,OD,PS;LH	97.10	OF,RS	144.10	OF	191.10	OF,OD;MC
51.10	OF,OD,PS	98.10	OC;GC	146.10	OF	192.10	OF,OD;MC
52.10	OF;GC	99.10	OC,OT;GC	147.10	OF	193.10	OF,OD;MC
53.10	OF;GC	100.10	OF,RS	148.10	RS,OF	194.10	OF;MC
54.10	OF,OD,PS,HR;GC	101.10	OT;GC	149.10	OF	195.10	OF,RS;MC

## Приложение 10.2

## Наклоны плоскостей разломов

## Appendix 10.2

## Dip of faults

<u>№</u>	An-As	Site	N₂	An-As	Site
15.10	40 70 SW	3801.00 7357.00	125.10	15 20 SS	3910.00 7117.50
47.10	25 35 SS	3931.00 7323.00	140.10	40 45 SS	3900.00 7022.00
50.10	20 20 SS		155.10	30 45 SE	
54.10	25 30 SS		157.10	40 40 SS	
55.10	45 45 SS		165.10	37 37 SW	3909.50 7114.80
56.10	45 45 SS		191.10	45 45 SS	
62.10	50 60 SE		192.10	45 45 SS	
83.10	60 80 SE		193.10	45 45 SS	1
101.10	70 80 NW		194.10	50 55 SS	
102.10	60 80 SE		195.10	60 60 SE	

## Приложение 10.3

## Амплитуды и скорости перемещений по разломам

## Appendix 10.3

N <sub>2</sub>	Md	T T	V	Site	No	Md	Т	V	Site
13.10	N100 300	Q3-Q4	1			S5 12	Q42	· · · ·	
	D150 250	Q4	VD4 25			S60 95	Q42		
		04	VN1 5			S16 20	042		
15.10	D35 75	Q32-Q4	VD1.5 2	3801.00 7357.00		S150 160	Q4	VS1516	
	R2 13	032-04		3801.00 7357.00		\$350 500	<b>0</b> 32-04		
	D100 100	03-04	VDI 1.5	3801.00 7357.00		S800 800	03-04	VS8 12	
	R4 7	Q3-Q4		3801.00 7357.00		S1200 1200	Q22(end)-Q4	,	
	D4 4	Q42				S/R=16/1		1	
	D7 7	6400-8000yr	VD1 1	3801.00 7357.00	99.10	S20 20	<q42< td=""><td></td><td></td></q42<>		
	RII	6400-8000yr		3801.00 7357.00		S120 150	Q4	VS12 15	
	D/R=12/1					S300 300	Q32-Q4		
30.10	S200 400	Q3-Q4		3748.00 7223.00		N3 4	Q4		
	S100 200	Q3-Q4		3753.00 7232.00	101.10	S8 9.5	Q4		
	N20 20	Q3-Q4		3742.00 7300.00		N0.5 1.5	Q4		
42.10	R2 2	500-600yrs		3944.00 7322.00		N1.5 2	Q32-Q4		
	R0.5 0.5	500-600yrs		3944.00 7322.00	102.10	S40 40	Q32-Q4		3840.00 7020.00
	V2 2	350-450yrs		3944.00 7325.00		V3 4	Q32-Q4		3840.00 7020.00
	V2 2	4000-7000yrs		3938.00 7340.00		S40 55	Q32-Q4		3842.00 7019.27
45.10	V0.3 0.5	=<500-2000yrs				S6 8	Q4		3847.00 7045.00
47.10	T3 7	Q4				T20 20	>04		3910.00 7117.00
	V0.5 2	7000-7000yrs		3936.00 7345.00 -		R4 4	710-630yrs	VR6 6	3902.50 7030.50
				3935.00 7340.00					
	V0.5 2	1700-1700yrs		3936.00 7345.00 -		V10 10	Q42		3900.00 7022.00
			1	3935.00 7340.00					
50.10	V0.3 0.5	=<300-600yrs	VVI I					VV15 15	3900.00 7022.00
52.10	V2 5	<5000yrs	VV0.4 1.2					VT20 20*	3900.00 7022.00
54.10	T12 15(25?)	5100+-150yrs	VT2.4 5.0			D5 5	Q4		
	V0.5 1	Q42				D10 10	Q4	VDI I	
1	T5 5	Q42				V3000 3500	1500000yrs	VV2 2.5	
	VI.5 1.5	Q42				T15000 20000	1000000-3000000yrs	VT7 15	
55.10	V2 5	(<500-1000yrs)	VV2 10(?)		155.10	V4000 4500	1500000yrs		
56.10	V2 5	2000-7000yrs	VV0.5 2		159.10	D60 60	Q3-Q4		
60.10	V13	Q4(250yrs)	VV4 12(?)			D13 15	Q4		
62.10	V20 40	>1000 yr(Q32-	VV1 4			D85 95	Q32-Q4	VD1.53	
		Q4)							
	V10 12	Q4	VV1 1		162.10	S22 22	Q3-Q4		38 9.25 6821.91
	S50 70	Q4	VS5 7			S40 40	Q3-Q4		38 9.25 6821.91
66.10	S170 170	Q4	1	3908.25 7121.35	169.10	S2 2.5	<q42< td=""><td></td><td></td></q42<>		
	T10 10	Q4		3908.25 7121.35		VI 1.5	<q42< td=""><td></td><td></td></q42<>		
1	R3 3	Q42	1	3908.25 7121.35	171.10	S10 15	Q32-Q4	1	
83.10	S5 6	>130(450)yrs	1		172.10	S35 35	Q32-Q4		
1	IS5 10	<2300(2000)vrs	VS1015		195.10	D100 200	022-03	1	

#### Offsets and rates of motion on faults

## Приложение 10.4

### Сейсмические проявления в зонах разломов

#### Appendix 10.4

## Manifestations of seismicity in fault zones

<u>N</u> ⁰	Seis	Date	γλ	Н	Add
47.10					Seismic ruptures, 2-9 km long
83.10					Recurrence interval of strong earthquakes is 600-700 yrs during 2000-2300 yrs
159.10	Fayzabad	1949			

#### Памир

# Приложение 10.5

## Прочие сведения о разломах

# Appendix 10.5

Ne	Data	No	Data	No	Data	No	Data -
1 10	UC	43.10	S, UC	83.10	S, UC	143.10	S
2 10	UC	44.10	S, UC	98.10	S, UC	145.10	S
3 10	UC	47.10	Q4;SU	99.10	S, UC	146.10	S
5 10	UC	50.10	S, UC	101.10	S, UC	148.10	UC
7 10	S, UC	51.10	S, UC	102.10	S, UC	149.10	UC
10.10	S, UC	52.10	UC	103.10	S	151.10	S, UC
11.10	S, UC	53.10	UC	107.10	S	152.10	S
12.10	S, UC	54.10	S, UC	109.10	S	153.10	S
13.10	UC, LC	55.10	UC	110.10	s	155.10	S
17 10	S. UC	56.10	UC	1111.10	s	157.10	S
19 10	S, UC	57.10	UC	112.10	s	159.10	S, UC
21.10	S, UC	58.10	S, UC	114.10	s	161.10	S
22.10	S, UC	59.10	UC	115.10	s	162.10	S
23.10	S, UC	60.10	UC	117.10	s	165.10	S
24.10	S. UC	61.10	S, UC	118.10	s	169.10	s
25.10	S, UC	62.10	S, UC	119.10	s	171.10	s
26.10	S, UC	63.10	s	120.10	s	172.10	s
27.10	s, uc	64.10	s	123.10	s	182.10	Is
28.10	S, UC	65.10	S, UC	124.10	s	183.10	S
30.10	luc	66.10	S, UC	126.10	s	184.10	S
33.10	UC	67.10	S	131.10	s	185.10	S
34.10	S, UC	71.10	S	132.10	s	186.10	S
35.10	S, UC	74.10	S	134.10	s	187.10	s
36.10	S, UC	75.10	S	135.10	s	188.10	s
37.10	UC	77.10	S	136.10	s	191.10	Q3-Q4;S, UC
38.10	S, UC	78.10	S	137.10	s	192.10	03-04:S. UC
39.10	S, UC	79.10	S	138.10	S	193.10	Q3-Q4;S, UC
40.10	S, UC	80.10	S	139.10	SU	194.10	03-04:S. UC
41.10	UC	81.10	S	140.10	ISU	195.10	022-03:S. UC
42.10	IS, UC	82.10	S, UC	142.10	Is		



Рис. 39. Активные разломы Афганистана и Пакистана. Цифрами указаны номера разломов в каталоге провинции Figure 39. Active faults in Afghanistan and Pakistan. Numerals show fault numbers in the Catalog of the province

#### 11. АФГАНИСТАН И ПАКИСТАН Основной каталог разломов провинции Данные систематизировали С.Ф.Скобелев и Д.С.Зыков

## **11. AFGHANISTAN AND PAKISTAN**

Main catalog of faults in the province

Compiled by S.F.Skobelev and D.S.Zykov

N	Name	t	V	Se	Up	R	Ϋ́	λ	γ	λ	Re	NN
1.11	Herat f.z.	2	3	U	[	В	3417.01	6109.08	3414.15	6039.12	5	15
211	Herat f.z.	2	3	U		В	3422.80	6149.90	3420.75	6052.64	5	15
311	Herat f.z.	2	3	U		B	3428.18	6127.90	3429.59	6103.95	5	15
4.11	Herat f.z.	2	2	D		B	3421.91	6200.19	3431.16	6127.60	1	15
511	Herat f.z.	2	3	TD	+N	B	3428.13	6229.98	3429.01	6155.74	1	15
611	Herat f.z., Siakhubulak f.	2	2	DT	+NE	B	3425.71	6307.81	3457.19	6145.64	6	15
7 11	Herat f.z., Siakhubulak f.	2	2	D		B	3440.33	6557.12	3424.70	6223.56	6	15
811	Herat f.z.	2	2	R	+N	B	3422.85	6235.51	3423.15	6313.06	6	15
911	Herat f.z.	2	2	U		B	3428.94	6305.06	3443.26	6241.23	6	15
10 11	Herat f.z.	2	2	RD	+N	B	3426.27	6325.35	3433.76	6303.45	6	15
11 11	Herat f.z.	2	2	RD	+N	B	3423.21	6355.90	3422.52	6334.47	6	15
12.11	Herat f.z.	2	3	DR	+N	B	3449.86	6806.25	3430.91	6533.93	6	15
13.11	Herat f.z., Pianier f.	2	2	ST	+N	В	3600.16	7036.65	3453.30	6802.01	3	15
14.11	Herat f.z., Pianier f.	2.	3	D		В	3503.50	6902.78	3442.64	6816.95	6	15
15.11	Herat f.z., Pianier f.	2	3	SR	+SE	В	3504.32	6907.95	3430.65	6822.44	6	15
16.11	Herat f.z.	2	2	U		В	3418.71	6205.75	3418.49	6234.09	6	15
17.11	Herat f.z.	2	3	D		B	3426.83	6456.66	3412.97	6239.61	6	15
18.11	Herat f.z.	2	3	D		B	3416.50	6400.47	3423.05	6513.23	6	15
19.11	Herat f.z.	2	3	D	1	B	3425.35	6541.98	3422.87	6447.91	6	15
20.11	Herat f.z.	2	3	U	1	B	3428.50	6555.69	3429.70	6529.38	6	15
21.11	Herat f.z.	2	3	D		B	3442.84	6813.30	3430.42	6627.52	6	15
22.11	Herat f.z.	2	3	D	i	B	3425.34	6639.28	3427.21	6605.44	6	15
23.11	Kishmaran f.z.	2	3	Т	+S	B	3415.00	6150.47	3411.68	6131.33	6	15
` 24.11	Kishmaran f.z.	2	3	Т	+SE	В	3413.38	6148.26	3344.38	6103.58	6	15
25.11	Kishmaran f.z.	3	3	Т	+NW	В	3410.62	6146.32	3359.26	6126.41	6	15
26.11	Kishmaran f.z.	3	3	(R)	+SE	В	3417.11	6208.25	3405.59	6151.04	6	15
27.11	Kishmaran f.z.	2	3	U	1	B	3411.61	6213.24	3404.45	6151.88	6	15
28.11	Kishmaran f.z.	3	3	U	ł	В	3408.40	6211.29	3401.47	6152.99	6	15
29.11	Kishmaran f.z.	2	3	U		В	3409.53	6239.86	3402.66	6210.17	6	15
30.11	Kishmaran f.z.	3	3	R	+NW	В	3400.93	6204.23	3353.85	6149.51	6	15
31.11	Kishmaran f.z.	3	3	R	+NW	В	3355.65	6201.97	3351.32	6150.32	6	15
32.11	Kishmaran f.z.	3	3	R	+SE	В	3403.28	6233.04	3359.97	6212.79	6	15
33.11	Kishmaran f.z.	3	3	U		B	3409.92	6258.92	3406.47	6236.41	6	15
34.11	Kishmaran f.z.	3	3	U		B	3411.18	6309.20	3403.93	6238.03	6	15
35.11	Karganau f.	2	3	SR	+N	B	3420.44	6526.37	3412.78	6354.17	6	15
36.11	Karganau f.	2	3	S		B	3433.11	6623.47	3420.94	6531.46	6	15
37.11		2	2	U		B	3435.53	6743.46	3441.07	6733.46	6	15
38.11		2	2	U U		B	3438.41	6758.03	3442.37	6739.47	6	15
39.11		2	3	U		B	3336.18	6121.02	3331.73	6055.14	6	15
40.11		3	3	U		B	3317.99	6104.80	3331.49	6051.84	6	15
41.11		2	3	U	Ì	B	3311.56	6105.90	3325.05	6052.14	6	15
42.11		3	3	U		B	3311.07	6058.77	3319.98	6048.04	6	15
43.11		3	3	U		C	3400.52	6232.72	3340.93	6205.69	6	15
44.11		3	3	U		C	3410.41	6315.84	3355.50	6253.93	6	15
45.11	Farsi f.z.	3	3	0		B	3307.88	6107.00	3254.73	6052.80	6	15
40.11	Farsi f.z.	3	3	U		B	3355.84	6211.09	3309.73	6111.66	6	15
4/.11	rarsi f.z.	2	2	T	+SE	В	3247.88	6102.38	3259.18	6119.87	6	15
48.11	Farsi f.z.	2	2	RS	+SE	В	3342.11	6259.75	3300.33	6121.79	6	15
49.11	Farsi f.z.	2	3	S		B	3338.02	6256.09	3405.77	6411.97	6	15
50.11	rarsi i.z.	3	3	0		В	3403.96	6431.85	3353.54	6351.11	6	15
21.11	Surknak f.	3	3	U		B	3359.40	6457.97	3354.85	6428.20	6	15
32.11	Kelepdalan f.z.	3	3	U		B	3401.99	6504.18	3342.78	6423.07	6	15
33.11	Kelepdalan f.z.	3	3	U V		B	3400.89	6510.77	3336.22	6418.16	6	15
34.11	rarakh f.z.	2	2	S		B	3404.04	6528.92	3322.18	6356.79	16	15
55.11	Farakh f.z.	3	3	(S)		B	3337.52	6450.72	3330.19	6431.16	6	15
56.11	Farakh f.z.	3	3	(S)		B	3327.77	6436.30	3347.44	6506.87	6	15
57.11		3	3	S		B	3427.05	6725.70	3421.91	6554.77	6	15
38.11	•	3	3	(S)		B	3431.26	6650.04	3426.36	6642.15	6	15
39.11		3	3	U		B	3432.05	6707.51	3428.51	6700.25	6	15
00.11	<b>e u</b>	3	3	S		C	3426.66	6719.77	3411.68	6621.91	6	15
01.11	Ghilmend f.z.	2	3	RS	+SE	C	3432.21	6811.04	3425.97	6737.97	6	15

•

N	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
62.11	Bamian f.z., Balhab f.,	3	3	U		В	3431.64	6804.81	3434.91	6755.22	6	15
63.11	Bamian f.z., Balhab f.	2	3	Ď		B	3429.35	6821.21	3436.81	6802.40	6	15
64.11	Bamian f.z., Balhab f.	2	3	D		B	3424.72	6849.47	3429.03	6822.87	6	15
65.11	Bamian f.z.	3	3	D		В	3458.97	6659.19	3517.32	6626.43	6	15
66.11	Bamian f.z.	3	3	D		B	3449.32	6723.92	3458.84	6702.01	6	15
67.11	Bamian f.z., Gebian f.	3	3	U		В	3455.45	6724.92	3509.61	6706.41	6	15
68.11	Bamian f.z., Gebian f.	3	3	Ū		В	3556.40	6551.75	3512.13	6656.40	6	15
69.11	Bamian f.z., Gebian f.	3	3	U		В	3546.90	6607.17	3555.60	6554.84	6	15
70.11	Bamian f.z., Gebian f.	3	3	Ū		В	3529.89	6642.53	3558.52	6602.42	6	15
71.11	Bamian f.z.	2	3	(S)		B	3450.60	6748.26	3503.84	6717.04	6	15
72.11	Vardak f.	2	3	Ť	+S	B	3422.14	6842.79	3412.20	6800.48	6	15
73.11	Navzadge f.	3	3	R	+NW	В	3237.28	6433.06	3159.39	6359.47	6	15
74.11	Bagran f.	2	3	SR	+SE	B	3353.19	6558.55	3219.77	6444.11	6	15
75.11	Murgab (Javand) f.	2	3	D		В	3517.82	6428.16	3441.51	6326.59	6	15
76.11	Maymana f.	3	3	(S)		B	3600.57	6455.75	3549.85	6530.59	6	15
77.11	Chormak f.z.	3	3	N	+S	B	3546.00	6500.54	3546.49	6409.17	6	15
78.11	Chormak f.z.	3	3	DR	+S	В	3523.18	6522.15	3536.40	6454.39	6	15
79.11	Chormak f.z.	2	2	DR	+S	B	3527.45	6630.17	3529.28	6447.84	6	15
80.11	Andarab f.z.	2	2	DR	+S	B	3520.71	6638.26	3519.93	6624.32	6	15
81.11	Andarab f.z.	2	2	DR	+S	B	3527.68	6725.26	3521.67	6642.29	6	15
82.11	Andarab f.z.	2	2	DR	+S	B	3539.14	7000.16	3536.53	6712.53	6	15
83.11	Andarab f.z.	3	3	U		В	3537.85	6727.70	3528.65	6803.96	6	15
84.11	Andarab f.z.	3	3	U		B	3543.18	6842.45	3534.79	6812.98 <sup>,</sup>	6	15
85.11	Bandi-Turkestan f.z.	3	3	DR	+S	В	3438.64	6658.68	3518.23	6533.24	6	15
86.11	Bandi-Turkestan f.z.	3	3	D		B	3436.76	6649.84	3454.49	6631.25	6	15
87.11	Sabzdara f.z.	3	3	DR	+N	B	3449.15	6754.07	3443.63	6654.51	6	15
88.11	Sabzdara f.z.	3	3	DR	+N	B	3436.28	6645.31	3443.56	6550.33	6	15
89.11		3	3	DN	+N	B	3444.24	6641.03	3442.32	6632.47	6	15
90.11	Bandi-Amir-Samangan f.	2	3	(SN)	+S	B	3600.38	6752.50	3538.06	6654.15	6	15
91.11	Bandi-Amir-Samangan f.	2	3	(SN)	+S	B	3600.45	6816.51	3539.54	6725.83	6	15
92.11	Tirin f.z.	3	3	U		B	3225.56	6516.16	3157.15	6520.59	6	15
93.11	Tirin f.z.	3	3	U		B	3228.30	6539.15	3213.05	6519.41	6	15
94.11	Tirin f.z.	3	3	U		B	3244.68	6610.81	3229.78	6543.04	6	15
95.11	l irin t.z.	3	3	U		B	3343.22	6724.26	3322.16	6701.14	6	15
96.11	Sheikhabad-Tirin f.	3	3	0		B	3414.78	6847.20	3335.18	6759.84	6	15
97.11	Oruzgan f.	3	3	0		B	3326.20	6730.55	3233.00	6615.04	6	15
98.11	laia-laikan I. Therese 6	5	د	0		B	3523.22	6843.27	3524.64	6810.45	0	15
99.11	l arnak I. A laimun Counchi f	3	2			В	3125.88	0528.81	3242.42	0/42.34	0	15
100.11	Alumur-Sayrool I.	4	2	U D		в	3504.//	0919.03	3411.98	6933.07	0	15
101.11	Altimur-riczorak I. Desheves f	2	2	ע		B	3500.90	0918.00	3403.79	0934.20	0	15
102.11	rtsnavar I. Alidior f	2	2	U		B	3331.11	7010.67	3514.39	7032.33	0	15
103.11	Angari. Voimo Komdoo f	2	2	U		B	3433.03	7010.07	3301.70	7032.90	0	15
104.11	valina-Kalilucs I. Spinger f.z	2	2		-16	D	3321.01	/10/.45	2412 50	7047.90	0	15
105.11	Spinger f z	2	2	P		D	2410.10	7074 69	2412.20	7012.02	6	15
107.11	Spingar f z	2	2	P	+9	B	3410.79	7024.08	3412.33	7010.14	6	15
108 11	Spingar f 7	2	2		+9	B	3404 08	7031.33	3407.20	7020.07	6	15
109 11	Spingar f.z. Torkman f	2	2	D ND	'3	R	3412 22	7106 36	3408 27	7030.08	6	15
110.11	Spingar f.z.	2	2	Ś		B	3416 67	7035 12	3400.27	7018 54	6	15
111.11	Spingar f.z., Achin f.	2	2	ŝ		<b>B</b>	3416.56	7045 78	3400.65	7028 66	6	15
112.11	Spingar f.z., Ganiotan f.	2	3	DN	+S	B	3420.74	7013.92	3420.25	6951 40	6	15
113.11	Spingar f.z., Kunar f.	2	3	DR	+NW	B	3428.50	6954.75	3510.84	7130.63	6	15
114.11	Chagay-Hill f.z.	3	3	U		B	2924.88	6354.76	2931.60	6348.73	6	15
115.11	Chagav-Hill f.z.	3	3	Ū		B	2932.98	6352.07	2940.03	6406.46	6	15
116.11	Chagay-Hill f.z.	3	3	Ū		B	2929.33	6356.84	2937.01	6413.47	6	15
117.11	Chagay-Hill f.z.	3	3	Ū		B	2932.98	6416.48	2943.42	6445.03	6	15
118.11	Chagay-Hill f.z.	3	3	Ū		B	2943.42	6452.30	2934.77	6432.18	6	15
119.11	Chagay-Hill f.z.	3	3	Ū		Ē	2933.59	6336.23	2954.08	6330.65	6	5
120.11	Chagay-Hill f.z.	2	3	Ű		Ċ	2958.69	6331.93	2947.15	6339.58	6	5
121.11	Roboy-Mandeh f.z.	3	3	U		В	2922.70	6349.99	2930.10	6341.71	6	15
122.11	Roboy-Mandeh f.z.	3	3	U		В	3014.69	6309.42	3006.84	6325.61	6	15
123.11	Roboy-Mandeh f.z.	2	3	U		С	3002.35	6338.92	3012.27	6321.40	6	5
124.11	Roboy-Mandeh f.z.	2	3	Ū		C	3013.65	6326.25	3003.09	6343.95	6	5
125.11	Mirabad f.z.	2	3	U		Ċ	2932.32	6343.49	2958.69	6337.36	6	5
126.11	Mirabad f.z.	2	3	U		c	3009.09	6339.21	3016.78	6337.72	6	5
127.11	Mirabad f.z.	2	3	Ŭ		c	3004.78	6343.27	3017.07	6340.64	6	5
128.11	Zab f.z., Quaysum f.	3	3	U		Ċ	3037.02	6722.69	3046.34	6745.05	24	5
129.11	Frontal Toba-Kakar f.	3	2	R	+w	C	3117.04	6857.62	3047.96	6813.65	24	5
130.11	Frontal Toba-Kakar f.	3	3	R	+NW	c	3121.96	6902.75	3152.22	6918.10	24	5
131.11	Frontal Toba-Kakar f.	3	3	R	+E	c	3100.96	6851.18	3134.14	6919.18	24	5
132.11	Suleiman Mountain Thrust	3	3	R	+N	С	2927.33	6836.41	3014.37	6702.76	24	5
	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·								'		•	

	Name	•	v	Se	1 In	D			••	-		
N		i n	×	NC			262.25	A (051.00	Y 2(02(2	A	ne D.4	
133.11	Khohan-Ikamysn I.	4	2	NS DC	T3E		3032.33	0951.22	3002.02	0811.80	24	2
134.11	Shekari (Baglan) I.	2	5	KS	+3E		3634.52	0944.89	3603.84	0829.93	24	2
135.11	Central Badakhshan (Yazgulem) f.z.	2	3	U		C	3716.05	7058.00	3654.24	7046.81	24	5
136.11	Central Badakhshan (Yazgulem) f.z.	2	3	U		C	3607.01	7034.43	3700.39	7057.78	24	5
137.11	Central Badakhshan (Yazgulem) f.z.	2	3	U		C	3718.02	7101.87	3707.19	7058.00	24	5
138.11	Central Badakhshan (Yazgulem) f.z.	2	3	U		C	3751.06	7117.73	3724.09	7104.71	24	5 -
139.11	Bagarak f.	2	3	U		C	3701.12	7117.34	3604.82	7043.02	24	5
140.11	Zebak-Anjuman f.	2	3	U		C	3443.38	6731.01	3447.09	6724.76	24	5
141 11	Zebak-Anjuman f.	2	3	U		C	3443.86	6812.83	3447.50	6759.54	24	5
147.11	Gardez-Savrobi f.z.	2	3	U		C C	3437.08	6932.75	3345.68	6912.86	24	5
142.11	Gardez-Savrobi f.z.	2	3	U		C C	3431.60	6939.88	3353.99	6923.08	24	5
143.11	Gardez-Sayrobi f z	2	3	Ŭ		Č	3423 73	6941 42	3330.60	6927 76	24	5
[44.11	Gardez-Sayrobi f z	2	2	ň		č	3343 53	6018 76	3328 45	6854 60	24	5
145.11	Gardez Sayrobi f.z.	5	2	ň			3240 61	6021.00	2220.43	6016 75	24	5
146.11	Gardez-Saytou I.z.	2	2				2457 70	7102 46	3337.33	7025 74		5
147.11	Gardez-Sayroot 1.2.	2	2				3437.70	7102.40	3438.17	7035.74	24	2
148.11	Kunar I.	2	2	0			3434.73	/110.90	3529.50	/143.0/	24	2
149.11	Kirtaka I.	2	3	N	+5W	B	2929.31	6122.46	2919.88	6133.76	2	II.
150.11	Mir Jawa I.	2	3	N	+NE	В	2859.86	6131.14	2858.99	6132.48	2	1
151.11	Lesab f.	2	3	N	+SW	B	2859.72	6135.24	2858.20	6137.70	2	1
152.11	Tosghi f.	2	3	R	+N	B	2840.05	6206.67	2839.29	6210.77	2	1
153.11	Kurumb f.z.	2	3	U		C	2602.56	6153.95	2556.85	6155.81	2	1
154.11	Kurumb f.z.	2	3	U		C	2602.45	6155.41	2557.62	6157.50	2	1
155.11	Kurumb f.z.	2	3	U		C	2602.64	6158.10	2557.96	6200.62	2	1
156.11	Kutal f.	2.	3	D		Ā	2601.74	6201.56	2558.72	6203.24	2	13
157 11	Tark f.	2	3	Ň	+N	A	2615.54	6241.84	2615.18	6249.39	2	13
15R 11	Sarchih f	5	3	D		Ā	2615 35	6244 55	2613.83	6245 24	2	13
150.11	Saman f	2	ž	Ň	+N		2618 45	6250 71	2618 51	6250 71	2	12
12011	Gardak f	2	2	N	AN		2610.45	4252.72	2618.51	6259.71	1	1.5
160.11	Gardak f	2	2	N			2014.19	6255.25	2014.10	0234.33	2	13
101.11	Cardak I.		3			A	2013.80	0254.92	2013.82	6257.84		13
102.11	Gardak I.		5	DN	TNE	A	2014./1	6254.12	2611.77	6256.06	2	13
163.11	Gardak I.	2	3	DN	+NE	B	2614.31	6256.38	2612.49	6257.41	2	1
164.11	Makhand West I.	2	3	N	+5	A	2634.96	6328.86	2634.34	6332.70	2	13
165.11	Makhand East f.	2	3	DN	+NE	B	2635.88	6332.72	2630.26	6336.51	2	1
166.11		2	3	U		C	2617.68	6324.73	2613.80	6326.73	2	
167.11	Sharak f.	2	3	N	+S	C	2602.96	6322.33	2602.95	6325.39	2	1
168.11	Hoshab North f.	2	3	N	+N	C	2603.07	6350.86	2603.27	6354.60	2	1
169.11	Gish Kaur f.	2	3	N	+N	A	2616.65	6259.82	2616.66	6301.29	2	13
170.11	Nagak f.	2	3	D		C	2621.16	6407.90	2618.40	6410.35	2	1
171.11	Nagak f.	2	3	D		Ċ	2621.06	6410.02	2619.73	6411.25	2	1
172.11	Nagak f.	2	3	D		l č	2618 19	6408.00	2620 44	6405 55	2	1
173 11	· · ···Burr · ·	2	2	N	+6	n n	2008 84	6503 73	2020.44	6241 07	2	12
174 11	Dalbandin f	2	2	N			2000.89	6449.05	2040.34	6420 64	2	12
175 11	Dalbandin f	2	2	N			2003.05	6456 21	2009.00	6607 00	2	13
176.11	Tafui f	2	2		TINW		2903.93	0430.31	2908.02	0307.88	2	13
177 11	Dhoroe f	2	2	3/(K)	TOE	A	2920.78	0355.10	2901.97	0537.00		13
170 11	Dharap I.	2	3	N	TNW	В	2/4/.20	0430.57	2/31.25	6403.49	2	13
170.11	KOF L.	2	3	N	+NW	В	2736.95	6422.70	2745.88	6443.09	2	13
1/9.11	Knergushki I.	2	3	N	+NW	A	2744.74	6445.84	2738.33	6429.07	2	13
180.11	Greshag f.	2	3	N	+N	B	2730.82	6406.86	2750.52	6501.53	2	13
181.11	Panjgur f.	2	3	N	+S	C	2652.03	6411.48	2653.77	6418.52	2	1
182.11	Gwar Koh f.	2	3	N	+N	С	2645.49	6407.66	2645.59	6410.11	2	
183.11	Bizhban Chah f.	2	3	N	+NW	C	2654.28	6436.96	2654.99	6438.42	2	1
184.11	Bizhban Chah f.	2	3	N	+SE	C	2654.99	6438.42	2657.85	6443.68	2	1
185.11	Chaman f.z., Pagman f.	3	3	S	1	В	3500.30	6906.45	3432.25	6853.50	6	15
186.11	Chaman f.z., Pagman f.	2	2	S(R)	+W	В	3519.83	6916.18	3508.32	6910.01	6	15
187.11	Chaman f.z., Pagman f.	2	2	ŜR	+w	В	3535.56	6913.66	3512.86	6917.80	6	15
188.11	Chaman f.z., Pagman f.	2	3	SR	+E	B	3532 33	6917 63	3524 57	6920 88	6	15
189.11	Chaman f.z., Pagman f	2	3	S		Ř	3509.60	6018 63	3402 58	6848 30	6	15
190.11	Chaman f.z. Jaram-Sheikhan f	2	2	ŝ		5	3525 74	6007.12	2504 22	6066.01		
191 11	Chaman fr	2	1 i	с с			3353.74	6962 42	3304.32	(70( 20	0	15
107 11	Chaman f.z.	2		5		A .	3455.77	0833.43	3139.30	6706.20	245	15
102.11	Chaman F.z.	2		3K	TE	A	3001.19	0005.32	3139.30	6706.20	245	135
10/ 11	Channan f.	4		3		C	2824.60	0343.84	3001.19	0005.32	3	
174.11	Chaman f.z.	2	3	S>R	+w	A	2838.69	6542.65	2848.86	6547.83	2	13
192.11	Chaman I.Z.	2	I	8>>R	+E	B	2824.60	6543.84	2820.73	6542.19	245	1
190.11	Unaman f.z.	2	1	S		<b>C</b>	2819.92	6542.17	2817.68	6540.54	245	1
197.11	Chaman f.z.	2	1	S		B	2817.69	6539.85	2815.24	6540.05	245	1
198.11	Chaman f.z.	2	1	SN	+E	В	2814.01	6539.81	2810.14	6539.30	245	1
199.11	Chaman f.z.	2	1	SN	+E	С	2811.37	6537.94	2802.41	6535.53	245	1
200.11	Chaman f.z.	2	3	(S)		Ċ	2802.60	6537.13	2759.75	6536 41	25	li l
201.11	Chaman f.z.	$\overline{2}$	$\overline{2}$	ŝ		ē	2758 54	6539 67	2802.00	6540 35	245	i
202.11	Chaman fz. Gati f	5	5	(S)N	+ 6	Ŗ	2758 54	6530 67	2756 41	6530 77	55	13
203 11	Chaman fz Shireza f	5	5	(6)	'''	2	2762 16	6520 17	275641	6520 12	2	1.5
		-	-	(3)	ı	L L	4134.13	0000.14	2730.41	0,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,	1 <sup>3</sup>	1

N	Name	<b></b>	v	Se .	Lin			<u> </u>		<u> </u>	Re	NN
[N				00			7	A (627.60	Υ 2745.05	~	~~~	ININ
204.11	Chaman f.z., Shireza f.	2	3	(S)N	+w	R	2750.32	6537.69	2745.05	6536.09	2	13
205.11	Chaman f.z., Shireza f.	2	2	(S)N	+w	В	2752.15	6538.12	2743.95	6535.36	25	13
206.11	Chaman f.z.	2	2	(SR)	+NW	B	2745.56	6537.39	2647.78	6424.72	25	13
207.11	Diz Valley f.	2		N	+S	A	2647.09	6422.74	2642.23	6314.43	2	13
208.11	Diz Valley f.	2	3	N	+N	B	2640.68	6308.76	2640.78	6310.23	2	1
209.11	Diz Valley f.	2	3	N	+S	B	2640.89	6300.39	2640.68	6307.63	2	13
210.11		2	2	(S)N	+NW	B	2602.66	6407.21	2654.24	6524.79	245	13
211.11	Gazzi River f.	2	3	Ň	+W	A	2813.57	6545.30	2809.08	6544.55	2	13
212 11	Gazzi River f	2	3	N	+F	B	2800.51	6545.35	2806.02	6545 42	2	13
212.11	Kalchingan f	5	2	N	24	Ā	2844 43	6509.07	2844 62	6510.90	5	13
213.11		5	2		.3	ĉ	2804 61	6542 43	2800 74	6541 60	5	1
214.11		1					2004.01	6520.67	2750.04	6520 47	5	
215.11			2				2803.81	0339.07	2/39.94	0338.47		1
216.11			6	U		C	2800.56	6537.79	2804.22	0338.99	2	1
217.11		2	5	U		C	2800.38	6533.67	2803.64	6534.40	2	1
218.11		2	3	U		С	2805.08	6532.59	2759.99	6531.60	2	1
219.11	Pishin-Lora f.z., Paidja f.	3	3	U		C	3001.85	6614.17	3024.14	6637.91	24	5
220.11	Pishin-Lora f.z., Paidja f.	3	3	U		C	3044.90	6712.29	3052.94	6729.14	24	5
221.11	Pishin-Lora f.z., Shand f.	2	3	N	+S	B	2842.75	6515.69	2843.74	6519.82	24	13
222.11	Pishin-Lora f.z., Pishin f.	2	3	N	+SE	C	3028.42	6653.81	3023.75	6649.12	2	1
223.11		2	3	U		C	2853.44	6534.38	2847.93	6534.08	2	1
224 11	Khukah f	2	3	SN	+w	B	2849.49	6545.55	2847.25	6544.83	2	i i
225 11	Shinkozai f	2	3	N	+SF	Ā	3040 72	6705 19	3021 94	6638 61	5	13
225.11	Kichingi West f	2		N	TE		2040.54	6600 87	2026 80	6608 17	2	1
220.11	Kishingi West I.		2	N	LOC		2740.34	661414	2930.80	6600 46		1
227.11	Kisningi East I.		2	N	TSE		2938.42	0014.14	2931.52	0009.40		1
228.11	Dinar f.		5	N	+NW	8	3037.33	0/02.28	3014.26	6639.01		13
229.11	Inayatullah Karez f.	2	3	N	+SE	В	3039.64	6630.70	3041.55	6635.55	2	13
230.11	Nimargh f.	2	3	SN	+W	В	2907.89	6617.02	2910.66	6617.16	2	13
231.11	Bhalla Dhor f.z.	2	3	SR	+E	B	2946.06	6630.97	2913.91	6618.71	245	13
232.11	Bhalla Dhor f.z.	2	3	SN	+NW	A	3012.89	6652.08	2947.46	6631.95	245	13
233.11	Bhalla Dhor f.z.	2	2	S>>(R)	+NW	A	2935.96	6630.97	2850.40	6608.30	245	13
234.11	Ghazaband f.z.	2	2	SN	+E	B	2905.78	6615.45	2830.17	6603.70	245	13
235.11	Katgali f.	2	3	N	+W	A	2758.18	6553.24	2753.84	6551.45	2	13
236.11	Ornach Nal f.z.	2	2	S>N	+E	B	2800.63	6611.15	2754.42	6609.76	2.5	13
237 11	Ornach Nal f z	2	2	S>N	+E	Ā	2807 80	6614 13	2800.63	6611.15	25	13
238 11	Ornach Nal f.z	2	5	S>N	+F		2754 42	6600 76	2741 14	6608 10	25	13
220.11	Ornach Nal f.z.	5	5	S-N	10		2734.42	6609.70	2770.14	6600.17	25	12
237.11	Omach Nal f.r.		2	0-N	TW		2721.20	6600.59	2729.20	6600 89	2.5	13
240.11	Omach Nal I.z.		4	3-N	TE		2729.20	0009.02	2732.40	0009.88	23	13
241.11	Omach Nai I.Z.	2	2	(S)N	+w	A	2/32.40	6609.88	2738.54	0009.70	23	13
242.11	Ornach Nai f.z.	2	3	(S)N	+E	C	2713.64	6607.41	2716.73	6607.62	25	1
243.11	Ornach Nal f.z.	2	3	(S)N	+W	B	2716.73	6607.60	2718.56	6607.47	25	1
244.11	Gawani Kalat f.	2	2	SN	+W	A	2736.57	6553.57	2732.60	6552.93	245	13
245.11	Gawani Kalat f.	2	2	SN	+W	C	2732.60	6552.93	2728.92	6552.76	245	1
246.11	Gawani Kalat f.	2	2	SN	+W	B	2728.92	6552.76	2722.26	6552.79	245	1
247.11	Gawani Kalat f.	2	2	SN	+W	С	2722.26	6552.79	2717.39	6551.42	245	1
248.11	Aundara f.	2	2	SN	+W	B	2617.07	6524.40	2717.83	6551.73	245	13
249.11	Aundara f.	2	2	SN	+W	R	2736.05	6552.96	2828 56	6603 70	245	13
250 11	Machkai Valley f	2	3	N	+SF	Ř	2718 22	6542.18	2715 83	6540 14	2	1
251.11	Machkai Valley f	5	5	(S)N		B	2657.67	6576.48	2713.03	6537 54	245	12
251.11	Machkai Valley f	2	2	(S)N	TINW		2657.07	6524.70	2/13.43	6537.34	243	13
252.11	Desinal C		2		TSE	B	2034.24	0524.79	2037.07	0320.48	245	13
255.11	Chatan In f	2	2		+w	L L	2957.14	0030.33	2952.60	6629.08	2	1
254.11	Gnulam Jan I.		3	N	+w	в	2928.47	6630.34	2930.93	6630.38	2	13
255.11	Shoro f.	2	3	N	+E	A	2944.47	6634.37	2942.30	6633.74	2	13
256.11	Johak f.	2	3	SN	+W	B	<b>2948</b> .01	6639.50	2941.27	6637.04	2	1
257.11	Tumankai-Sur Kach f.	2	2	S>(R)	+E	B	3203.25	6921.74	3112.07	6905.39	24	13
258.11	Soruk f.	2	3	N	+NW	B	2852.32	6616.67	2849.87	6615.05	2	13
259.11	Rodinjo f.	2	3	N	+W	В	2850.27	6622.65	2852.21	6623.46	2	13
260.11	Harun f.	2	3	N	+SE	С	2837.31	6622.02	2835.37	6620.64	2	1
261.11	Gazan f.	2	3	N	+NW	A	2826.27	6632.58	2825 25	6631.54	2	13
262.11	Kochkak f	2	3	N	+E	R	2853.41	6636 48	2851 47	6636 47	5	13
263 11		2	3	N	+NW	ĥ	3037 80	6724 14	3027 70	6701.26	5	1
203.11	Chuming f	2	2			D	3037.80	6752.06	2020.25	6701.20		
204.11	Churman I. Zhah f	2	2			0	3031.91	0732.90	3039.33	0721.48	2	1
205.11			2	N	+N	B	3052.09	0/43.39	3052.68	0/40.0/	2	1
266.11	Kolpur f.	2	3	SN	+w	В	2753.71	6754.87	2836.41	6736.61	2	1
267.11	Biri Nani f.	2	3	N	+E	В	2942.98	6718.85	2941.14	6718.87	2	1
268.11	Sangan f.	2	3	N	+SE	В	2946.27	6740.02	2953.55	6747.71	2	1
269.11	Osepur f.	2	3	N	+W	B	2929.33	6734.58	2941.54	6738.31	2	1
270.11	Kundlani f.	2	3	N	+E	B	2923.08	6728.66	2922.26	6728.44	2	1
271.11	Kundlani f.	2	3	N	+W	в	2922.06	6728.90	2922.89	6729.35	2	1
272.11	Kundlani f.	2	3	N	+E	B	2927.87	6729 85	2908 58	6722.22	$\overline{2}$	1
273 11	Sibsi f	2	1	R	+F	R	2018 81	6729.86	2020.66	6730 76	2	1
273.11	Siboi f	2	2	D	- E	5	2017 29	6720.11	2020.00	6731.67	5	;
4/4.11	5103I I.	- 4	3	R I	TC	D	271/.30	0/30.11	2720.0/	0121.0/	1 <del>4</del>	1

	Name	t	v	Se	i Un	R	<b>v</b>	2		3	Re	NN
N	Cibel 6	3	2	- D	+E	- <u>n</u>	2015.05	6730 50	2017.60	6731 26	2	1
275.11	SIDSI I.	1	2	b			2913.93	6721 70	2917.00	6731.20	2	
276.11	SIDSI I.						2910.03	6730.50	2920.20	6726.61		112
277.11	Sanni f.	2	2		+w		2912.18	0730.39	2855.25	0720.51		13
278.11	Sanni I.		2	N	+w	В	2908.82	0/32.53	2911.90	6/32.94	2	L
279.11	Nag f.	2	5	N	+NW	B	2/21.45	6510.41	2/20.16	6509.33	2	13
280.11	Zung f.	2	3	N	+NW	C	2710.22	6518.48	2708.66	6516.14	2	ր
281.11		2	3	U	1	C	2727.50	6534.35	2723.41	6534.05	2	
282.11	Mazardan f.	2	3	N	+W	A	2753.70	6546.68	2752.45	6547.08	2	13
283.11	Hudeshi East f.	2	3	N	+W	B	2711.44	6557.94	2652.59	6559.28	2	13
284 11	Mastung West f.z.	2	2	S>N	+W	A	2947.42	6646.96	2919.74	6636.85	2	13
285 11	Mastung West f.z.	2	3	N	+E	A	2954.86	6649.20	2948.76	6647.53	2	13
286 11	Koh-i-Maran f	2	3	SN	+E	В	2918.79	6639.83	2937.03	6657.44	2	1
287 11	Mastung Fast f.	2	3	N	+E	Ā	2949.20	6651.84	2943.79	6649.10	2	13
207.11	Meeting Fast f	5	1 1	N	+F	B	2951 67	6651.99	2949 18	6651 02	5	13
200.11	Mastung Last I.	5	5	S>N	+NW	Ā	2800 02	6615.07	2001 16	6653 50	5	13
289.11	Darai f	5	5	(S)N	+NW	R	2717 14	6542 60	2624 20	6505.00	245	13
290.11	Dalaji. Dutum f	5	5	SNI SNI			2672.40	4509 04	2617.80	6505.05	245	13
291.11		1		3/1	114 W		2023.40	6514.97	2017.07	6512.56		15
292.11		1 4	2		1		2022.13	0314.83	2017.51	0313.30		
293.11		2	3		1		2020.10	0517.28	2617.57	6516.57	2	
294.11		2	3	U		C	2619.89	6518.95	2616.31	6518.31	2	
295.11	Pariko f.	2	3	N	+SE	B	2753.02	6611.83	2754.58	6613.42	2	13
296.11	Pariko f.	2	3	N	+NW	B	2754.58	6613.42	2755.56	6614.20	2	13
297.11	Hingol f.	2	3	N	+SE	B	2538.11	6530.90	2537.32	6529.43	2	13
298.11	Hingol f.	2.	3	Ν	+NW	В	2537.56	6531.18	2536.60	6530.11	2	1
299.11		2	3	Ν	+E	A	2749.83	6637.83	2732.13	6631.49	2	13
300.11	Katham f.	2	3	N	+S	A	2746.88	6642.66	2746.85	6641.75	2	13
301 11	Kani Jhal f	12	3	N	+NW	C	2743 36	6638 55	2742 50	6637 66	2	li l
302 11	Wad Thana f	5	3	N	+W	Ř	2729.95	6631 56	2707.09	6636 34	2	li –
202.11	Zidi f	1 2	1 2	N	+NW		2741 66	6651.07	2740 17	6649 43	5	12
304 11	Kichari f	5		N	TRE		2674 63	6619 16	2624 02	6617 16	5	13
205 11	Rishart I.	5	2	N			2615 52	6613.14	2024.02	6612.76	2	12
206 11	Dola I.	2		N N		1	2013.33	0012.14	2012.00	0012.75	2	13
300.11							2551.11	0003.94	2547.22	0004.07	2	13
-307.11	Chillo L	4	5	N	+w	A	2556.78	0009.49	2553.46	6609.05	2	13
308.11	Bambo I.	2	3	N	+E	R	2551.85	6611.16	2550.47	6610.09	2	13
309.11	Haro f.	2	3	N	+E	A	2547.82	6610.15	2545.84	6609.28	2	13
310.11		2	3	N	+E	B	2521.12	6657.48	2559.84	6655.33	2	13
311.11		2	3	N	+E	B	2759.64	6729.88	2755.48	6730.15	2	1
312.11		2	3	N	+E	C	2759.47	6730.66	2757.22	6730.90	2	
313.11		2	3	N	+W	C	2753.86	6731.60	2746.13	6730.29	2	
314.11		2	3	N	+E	B	2738.37	6731.76	2753.86	6731.60	2	
315.11		2	3	N	+W	B	2753.86	6731.60	2756.26	6731.47	2	
316.11		2	3	N	+E	B	2741.61	6732.60	2738 44	6732 66	2	
317.11	Haii Khan f.z.	2	3	N	+E	R	2724 46	6720.96	2725 63	6720.94	5	1
318.11	Haji Khan fz	2	Ĩ	N	+F	R	2721 47	6720 73	2722.05	6720.54	2	li –
319.11	Haji Khan fz	5	Ĩ	N	+F	R	2715 15	6710 47	2716.03	6710 42	2	
320 11	Haji Khan fz	2	2	N	+5	D D	2710.13	6710 49	2710.03	6710 61	2	
321 11	Haji Khan fz	2	2	N	10		2709.07	6710.04	2710.32	6710.96		
3221.11	Haji Khan fa	2	2		TE		2708.43	0719.94	2709.43	0/19.85		1
222.11	Haji Khan L.Z.	2	2	IN N	TW	D	2708.12	0/21.0/	2044.10	0/19.79	2	13
223.11	Haji Khan fa	4	2	N	TW .	A	2053.40	0/10.19	2651.98	6/16.2/	2	13
224.11	naji Khan I.Z.	1	2	N	+E	A	2654.76	6/1/.14	2653.44	6717.15	2	13
225.11	riaji Knan I.Z.	2	5	N	+E	A	2648.46	6718.06	2645.71	6718.42	2	13
320.11	Haji Khan I.z.	2	3	N	+E	A	2646.73	6719.20	2644.46	6719.39	2	13
327.11	Haji Khan f.z.	2	3	N	+W	B	2642.33	6719.75	2633.85	6720.66	2	13
328.11	Pir Ghazi f.z.	2	3	N	+SW	A	2631.06	6724.98	2625.49	6727.72	2	13
329.11	Pir Ghazi f.z.	2	3	N	+SW	A	2622.35	6729.79	2619.85	6730.24	2	13
330.11	Pir Ghazi f.z.	2	3	N	+NE	B	2629.51	6724.71	2627.95	6725.46	2	13
331.11	Tirath Laki f.	2	3	N	+E	Α	2613.24	6753.98	2602.22	6754.29	2	13
332.11	Parachinar f.	2	3	N	+N	Α	3357.29	6954.39	3357.35	7001.95	2	13
333.11	Zorum Achan f.	2	3	N	+NW	C	3252.48	6937 56	3251.87	6036 33	5	1
334.11	Kotai Kili f	2	3	N	+N	č	3254 10	6947 76	3253 22	6951 56	5	i
335 11	Dargai Oba Post f	2	2	N	+W	č	3216 82	6051 40	2212.01	6052.00	2	
336 11	Shina f	2	2	N	- <del></del>	تم ا	3201 10	6024 66	3201 44	6021 00	5	1
337 11	Tumankai fz	2	2	N		מ	2201.17	0724.33 6010 2 E	2201.04	0721.8U		1
329 11	Tumankai 1.2.	4	2	N1 14		10	3200.07	0718.00	3203.44	0918.23		1
220.11	i umankai I.Z.	4	د	N	+12	R	3200.94	0920.69	3155.11	6920.86		1
339.11	Arawali I.	2	3	(R)	+NE	В	3345.93	7021.33	3339.38	7031.14	2	13
340.11	Inal f.	2	3	(R)	+N	B	3327.24	7038.09	3327.07	7034.24	2	13
341.11	Togh f.	2	3	(R)	+S	С	3331.46	7055.76	3331.06	7050.23	2	1
342.11	Doaba f.	2	3	(R)	+S	B	3323.73	7048.77	3323.41	7045.07	2	13
343.11	Landuki f.	2	3	(R)	+S	С	3318.78	7057.27	3319.15	7055.47	2	1
344.11	Muchal Mela f.	2	3	N	+W	B	3303.88	7023.64	3301.95	7023.24	2	1
345.11	Gheri Pal f.	2	3	N	+NW	В	3302.05	7019.33	3300.35	7017.53	2	1
	·										, ,	1

N	Name	t	v	Se	Up	R	Y	λ	γ	λ	Re	NN
204.11	Chaman f.z. Shireza f	2	3	(S)N	+ <u>w</u>	B	2750 32	6537 69	2745 05	6536.09	2	13
204.11	Chaman f.z., Shireza f	2	5	(S)N	+W	R	2752 15	6538 12	2743.95	6535 36	25	13
203.11	Chaman f.z.	2	2	(0)(1	TNM		2732.15	6537 20	2647 78	6424 72	25	12
200.11	Charnan 1.2. Dia Vallass	2			1.0		2647.00	6422 74	2647.78	6714 47	2 3	12
207.11	Diz valicy I. Dia Valley f	2			13		2047.09	6209 76	2042.23	6210.22		15
208.11	Diz Valley I.	2	3		TN	B	2040.08	0308.70	2040.78	0310.23	2	
209.11	Diz Valley f.	2	3	N	+5	B	2640.89	6300.39	2640.68	6307.63	2	13
210.11		2	2	(S)N	+NW	В	2602.66	6407.21	2654.24	6524.79	245	13
211.11	Gazzi River f.	2	3	N	+W	A	2813.57	6545.30	2809.08	6544.55	2	13
212.11	Gazzi River f.	2	3	N	+E	B	2800.51	6545.35	2806.02	6545.42	2	13
213.11	Kalshinan f.	2	3	N	+S	A	2844.43	6509.07	2844.62	6510.90	2	13
214.11		2	3	U	i i	C	2804.61	6542.43	2800.74	6541.69	2	1
215.11		2	3	υ		C	2803.81	6539.67	2759.94	6538.47	2	1
216.11		2	3	Ū		Ċ	2800.56	6537.79	2804.22	6538.99	2	1
217.11		2	3	Ŭ		Ē	2800.38	6533.67	2803 64	6534.40	2	i i
218 11		2	1	1 ŭ		ň	2805.08	6532 59	2759.99	6531.60	2	i I
210.11	Dishin_Lorafy Daidiaf	2	2			Ĩ	2001.08	6614 17	3024 14	6637 01	24	5
219.11	Fishin-Lora I.C., Fauga I. Diskin I.con f., Daidia f	2	2				2044.00	6712.20	3024.14	6720.14	24	5
220.11	Pisnin-Lora I.Z., Paloja I.	2	2				3044.90	0/12.29	3052.94	0/29.14	24	3
221.11	Pishin-Lora I.z., Shand I.	2	5	N	+5	B	2842.75	6515.69	2843.74	6519.82	24	13
222.11	Pishin-Lora I.z., Pishin I.	2	3	N	+SE	C	3028.42	6653.81	3023.75	6649.12	2	1
223.11		2	3	0		С	2853.44	6534.38	2847.93	6534.08	2	1
224.11	Khukab f.	2	3	SN	+W	B	2849.49	6545.55	2847.25	6544.83	2	1
225.11	Shinkozai f.	2	3	N	+SE	A	3040.72	6705.19	3021.94	6638.61	2	13
226.11	Kishingi West f.	2	3	N	+E	С	2940.54	6609.87	.2936.80	6608.12-	2	1
227.11	Kishingi East f.	2	3	N	+SE	C	2938.42	6614.14	2931.52	6609.46	2	1
228.11	Dinar f.	2	3	N	+NW	B	3037.33	6702.28	3014.26	6639.01	2	13
229 11	Inavatullah Karez f	2	3	N	+SF	R	3039 64	6630 70	3041 55	6635 55	2	13
230 11	Nimargh f	2	Ĩ	SN	+W	Ř	2007 80	6617.02	2010 66	6617 16	2	13
230.11	Phalle Dhor f.7	2	1	CD	TE		2907.89	6620.07	2910.00	6619 71	245	13
231.11	Dhalla Dhoa f	2		ON ON			2012 00	6653.09	2713.71	6621.06	245	13
232.11	Dhalla Dhor I.Z.	4	2	SIN		A .	3012.89	0052.08	2947.40	0031.93	245	13
233.11	Bhalla Dhor I.Z.	2		5>>(K)	+NW	A	2935.96	6630.97	2850.40	6608.30	245	13
234.11	Ghazaband I.z.	2	2	SN	+E	В	2905.78	6615.45	2830.17	6603.70	245	13
235.11	Katgali f.	2	3	N	+W	A	2758.18	6553.24	2753.84	6551.45	2	13
236.11	Ornach Nal f.z.	2	2	S>N	+E	B	2800.63	6611.15	2754.42	6609.76	25	13
237.11	Ornach Nal f.z.	2	2	S>N	+E	A	2807.80	6614.13	2800.63	6611.15	2 5	13
238.11	Ornach Nai f.z.	2	2	S>N	+E	A	2754.42	6609.76	2741.14	6608.19	25	13
239.11	Ornach Nal f.z.	2	2	S>N	+w	A	2721.20	6608.59	2729.26	6609.62	25	13
240.11	Ornach Nal f.z.	2	2	S>N	+E	A	2729.26	6609.62	2732.46	6609.88	2.5	13
241.11	Ornach Nal f.z.	2	2	(S)N	+w	A	2732.46	6609.88	2738 54	6609 76	2.5	13
242 11	Ornach Nal fz	2	1	(S)N	+F	ĉ	2713.64	6607.41	2716 73	6607 62	25	1
243 11	Ornach Nal fz	2	2	(S)N	+1	Ř	2716 73	6607.60	2718 56	6607.02	25	1
243.11	Goweni Kalat f	2	2	CM	+111		2710.75	6662.67	2710.30	6662.02	2.5	12
244.11	Gawani Kalat I. Gawani Kalat f	2	2	SIN CNI	<b>TW</b>		2730.57	6553.37	2732.00	0332.93	245	15
245.11		4	4	SN	+w		2/32.60	0002.93	2728.92	6552.76	245	1
240.11	Gawani Kalal I.	2	2	SN	+w	В	2728.92	6552.76	2722.26	6552.79	245	1
247.11	Gawani Kalat I.	2	2	SN	+W	C	2722.26	6552.79	2717.39	6551.42	245	1
248.11	Aundara f.	2	2	SN	+₩	B	2617.07	6524.40	2717.83	6551.73	245	13
249.11	Aundara f.	2	2	SN	+W	B	2736.05	6552.96	2828.56	6603.70	245	13
250.11	Machkai Valley f.	2	3	N	+SE	B	2718.22	6542.18	2715.83	6540.14	2	1
251.11	Machkai Valley f.	2	2	(S)N	+NW	B	2657.67	6526.48	2713.43	6537.54	245	13
252.11	Machkai Valley f.	2	2	(S)N	+SE	В	2654.24	6524.79	2657.67	6526.48	245	13
253.11	Panjpaj f.	2	3	Ń	+w	C	2957.14	6630.33	2952.60	6629.08	2	1
254.11	Ghulam Jan f.	2	3	N	+W	B	2928 47	6630 34	2930.93	6630 38	2	13
255 11	Shorp f	2	2	N	+F	Δ	2044 47	6634 37	2942 30	6633 74	5	12
256 11	Johek f	2	2	ŚN	1.0		2048 01	6630 50	2942.50	6627.04	2	15
250.11	Tumankai Sur Kach f	2	2	SIN .		D D	2348.01	6039.30	2741.27	60057.04		1
237.11	i umankai-Sur Kach I.	4	2	32(K)	+E	B	3203.25	0921.74	3112.07	0905.39	24	13
258.11	Soruk I.	2	3	N	+NW	В	2852.32	6616.67	2849.87	6615.05	2	13
259.11	Rodinjo f.	2	3	N	+W	В	2850.27	6622.65	2852.21	6623.46	2	13
260.11	Harun f.	2	3	N	+SE	С	2837.31	6622.02	2835.37	6620.64	2	1
261.11	Gazan f.	2	3	N	+NW	Α	2826.27	6632.58	2825.25	6631.54	2	13
262.11	Kochkak f.	2	3	N	+E	В	2853.41	6636.48	2851.47	6636.47	2	13
263.11		2	3	N	+NW	В	3037.80	6724.14	3027.79	6701.26	2	1
264.11	Churmian f.	2	3	SN	+N	В	3051.91	6752.96	3039.35	6721.48	2	1
265.11	Zhob f.	2	3	N	+N	B	3052.09	6743 59	3052 68	6746 67	5	1
266.11	Kolpur f	2	3	SN	+W	R	2753 71	6754 87	2836 41	6736 61	5	1
267 11	Riri Nani f	5	2	N	TE	D	2042.08	6719.95	2030.41	6719 97	2	1
207.11	Sangan f	2	2	N	ACE	D	2742.70	6740.03	2741.14	0/10.0/	2	1
200.11	Ocenus f		2	NI NI	TOE	מ	2740.27	6734 50	2733.33	0/4/./1	2	1
209.11	Usepur I.	4	د	N	TW	Ы	2929.33	0/34.38	2941.54	0/38.31		1
270.11	Kundiani I.	2	3	N	+E	В	2923.08	0728.66	2922.26	6728.44	2	1
271.11	Kundlani f.	2	3	N	+W	B	2922.06	6728.90	2922.89	6729.35	2	1
272.11	Kundlani f.	2	3	N	+E	B	2927.87	6729.85	2908.58	6722.22	2	1
273.11	Sibsi f.	2	3	R	+E	B	2918.81	6729.86	2920.66	6730.76	2	1
274.11	Sibsi f.	2	3	R	+E	В	2917.38	6730.11	2920.87	6731.67	2	1

	News			6.		D		· · · ·			De	111
<b>N</b>	Name	τ	V	<u> </u>	Up	ĸ	Υ	λ	γ	λ	ке	NN
2751	1 Sibsi f.	2	3	R	+E	B	2915.95	6730.59	2917.60	6731.26	2	1
275.	Sibei f	2	3	R	+E	B	2918.63	6731.70	2920.28	6732.83	2	1
276.1		2		N	TIL I	B	2012 18	6730 50	2855 25	6726 51	12	12
277.1	I Sanni I.	2	1				2009 92	6733.57	2033.23	6720.01	2	15
278.1	Sanni I.	2	3		TW	D	2908.82	0732.33	2911.90	0732.94	2	
279.1	1 Nag f.	2	3	N	+NW	в	2721.45	6510.41	2720.16	6509.33	2	13
280.1	Zung f.	2	3	N	+NW	C	2710.22	6518.48	2708.66	6516.14	2 .	1
200.1	1	2	3	U		C C	2727.50	6534.35	2723.41	6534.05	2	
201.1	1 Mererden f	2	1	N	+w	Ā	2753 70	6546 68	2752 45	6547.08	5	12
282.1			1.5				2733.70	6667.04	2652.45	6550.30	5	1.5
283.1	Hudeshi East f.	2	5	N	+w	в	2/11.44	0337.94	2052.59	0559.28	2	13
284.1	1 Mastung West f.z.	2	2	S>N	+W	A	2947.42	6646.96	2919.74	6636.85	2	13
285 1	1 Mastung West f.z.	2	3	N	+E	A	2954.86	6649.20	2948.76	6647.53	2	13
205.1	1 Koh-i-Maran f	2	3	SN	+E	в	2918.79	6639.83	2937.03	6657.44	2	1
200.1	1) Acetung East f	15	2	N	+F	Ā	2040 20	6651 84	2043 70	6640 10	2	12
287.1	I Mastung East t.						2949.20	((51.00	2943.79	((6) 00		1.5
288.1	Mastung East I.	2	13	N	+E	В	2951.07	0031.99	2949.18	0051.02	2	13
289.1	1	2	2	S>N	+NW	A	2809.92	6615.07	2901.16	6653.50	2	13
290.1	1 Daraj f.	2	2	(S)N	+NW	B	2717.14	6542.69	2624.29	6505.03	245	13
201.1	Burbura f.	2	2	S>N	+NW	В	2623.40	6508.94	2617.89	6506.92	2	13
2000 1	1	2	1 3	I II		Ċ	2622 13	6514.83	2617 51	6513 56	2	
292.1	1	5		l ŭ		č	2620.16	6517.28	2617 57	6516 57	5	
293.1	1	1				ž	2020.10	(510.05	2017.37	6510.37	2	
294.1	1	2	3	U	L	Ľ	2019.89	0318.93	2010.31	0318.31	2	
295.1	1 Pariko f.	2	3	N	+SE	В	2753.02	6611.83	2754.58	6613.42	12	13
296.1	1 Pariko f.	2	3	N	+NW	В	2754.58	6613.42	2755.56	6614.20	2	13
207 1	Hingol f.	2	3	N	+SE	в	2538.11	6530.90	2537.32	6529.43	2	13
200 1	l Hingol f	1 2.	1	N	+NW	R	2537 56	6531 18	2536.60	6530 11	5	1
290.1		5	15	N	TE		2740.92	6627 92	2722 12	6621 40	12	12
299.1		4	2		TE	<b>^</b>	2/49.83	0037.83	2732.13	0031.49	2	13
300.1	I Katham I.	2	13	N	+5	A	2746.88	6642.66	2746.85	6641.75	2	13
301.1	1   Kani Jhal f.	2	3	N	+NW	C	2743.36	6638.55	2742.50	6637.66	2	1
302.1	1 Wad Thana f.	2	3	N	+W	B	2729.95	6631.56	2707.09	6636.34	2	1
303.1	1 Zidi f.	2	3	N	+NW	A	2741.66	6651.07	2740.17	6648.43	2	13
304 1	l Kishari f	2	3	N	+SE	B	2624 63	6618 16	2624 02	6617 16	2	1
205 1	1 Pala f	5	1 1	N	+F		2615 53	6612 14	2612.66	6612.75	2	12
305.1	I Dela I. I Lala: Vah f	1 5				17	2013.33	6605.04	2012.00	6612.73	2	15
300.1		4	3		Ŧ₩	A	2551.11	0005.94	2541.22	0004.07	2	13
307.1	l Chilro f.	2	3	N	+W	A	2556.78	6609.49	2553.46	6609.05	2	13
308.1	1 Bambo f.	2	3	N	+E	B	2551.85	6611.16	2550.47	6610.09	2	13
309.1	1 Haro f.	2	3	N	+E	A	2547.82	6610.15	2545.84	6609.28	2	13
310.1	1	2	3	N	+E	B	2521 12	6657 48	2559 84	6655 33	2	13
211 1	i	5	1 2	1 N	TE	Ď	2750 64	6720.99	2755 49	6720.15	5	
311.1	1				TE		2739.04	0727.00	2755.40	6730.13		
312.1	1	2	2	N	+£	C	2/39.4/	0/30.00	2/3/.22	6730.90	2	l .
313.1	1	2	3	N	+W	C	2753.86	6731.60	2746.13	6730.29	2	
314.1	1†	2	3	N	+E	B	2738.37	6731.76	2753.86	6731.60	2	
315.1	1	2	3	N	+W	B	2753.86	6731.60	2756.26	6731.47	2	
316.1	1	2	3	N	+E	B	2741 61	6732 60	2738 44	6732 66	5	
317 1	1 Haii Khan fz	5	1 2	N	+F	R	2724 46	6720.96	2725 63	6720.04	5	1
219 1	1 Holi Khon f-	15				5	2724.40	(720.30	2723.03	6720.54	12	
210.1	I raji Khan I.Z.	2	3	N	TE	В	2/21.4/	6/20./3	2122.19	0/20.09	2	1
319.1	l Haji Khan I.Z.	2	3	N	+E	в	2715.15	6719.47	2716.03	6719.42	2	1
320.1	1  Haji Khan f.z.	2	3	N	+E	B	2709.67	6719.48	2710.52	6719.51	2	1
321.1	1 Haji Khan f.z.	2	3	N	+E	B	2708.43	6719.94	2709.43	6719.85	2	1
322.1	l Haii Khan f.z.	2	3	N	+W	B	2708 12	6721.07	2644 10	6719 79	2	13
323 1	1 Haji Khan fz	5	1 2	N	+w	Ā	2652 40	6716 10	2651 09	6716 27	15	12
324 1	1 Unii Khon fa					1	2033.40	6717.14	2031.90	(717.16		15
224.	1   1 aji milan i.c. 1   1 =:: 1/h == 6 =		5		TE	A .	2034./0	0/1/.14	2053.44	0/1/.13		13
523.	I ITAJI KNAN I.Z.	2	3	I N	+E	A	2648.46	6718.06	2645.71	6718.42	2	13
326.1	I  Haji Khan f.z.	2	3	N	+E	A	2646.73	6719.20	2644.46	6719.39	2	13
327.1	l Haji Khan f.z.	2	3	l N	+W	B	2642.33	6719.75	2633.85	6720.66	2	13
328.1	l Pir Ghazi f.z.	2	3	N	+SW	Ā	2631.06	6724 98	2625 49	6727 72	2	113
329 1	Pir Ghazi f z	5	2	N	Tem		2622.25	6720.70	2610.85	6720.24	5	12
320 1	l Die Chari fr	2	1		1.3.		2022.55	(724.7)	2017.05	0730.24	2	
221.1	I FIF UNAZI I.Z.	2	5		+NE	В	2029.51	6/24./1	2627.95	6725.46	2	13
331.1	I I Irath Laki f.	2	3	N	+E	A	2613.24	6753.98	2602.22	6754.29	2	13
332.1	l Parachinar f.	2	3	l N	+N	A	3357.29	6954.39	3357.35	7001.95	2	13
333.1	I Zorum Achan f.	2	3	N	+NW	<b>c</b>	3252.48	6937.56	3251.87	6936.33	2	1
334.1	Kotai Kili f.	2	3	N	+N	C	3254 10	6947 76	3253 22	6951 56	2	li –
335 1	Dargai Obe Post f	5	1	N	11		2216 92	6051 40	2212 01	6052 00	5	
224 1	I Shine &	4	2				3210.82	0731.40	3212.81	0733.00		
330.1		4	د ا	N	+N	в	3201.19	0924.55	3201.64	6921.80	2	1
337.1	I lumankai f.z.	2	3	N	+E	B	3200.07	6918.65	3203.44	6918.25	2	1
338.1	l  Tumankai f.z.	2	3	N	+E	B	3200.94	6920.69	3155.11	6920.86	2	1
339.1	I Arawali f.	2	3	(R)	+NE	B	3345.93	7021.33	3339.38	7031 14	2	13
340.1	That f	12	1		+N	R	3327 24	7038 00	3327 07	7034 24	5	13
341 1	1 Tooh f	1	2				2221.44	7050.07	3321.01	7024.24	12	1
242.1		4	2		T3		3331.40	/033./0	3331.00	7030.23	4	1
342.1	I DOADA I.	2	3	(R)	+S	В	3323.73	7048.77	3323.41	7045.07	2	13
343.1	I  Landuki f.	2	3	(R)	+S	C	3318.78	7057.27	3319.15	7055.47	2	1
344.1	Muchal Mela f.	2	3	N	+W	B	3303.88	7023.64	3301.95	7023.24	2	1
345.1	Gheri Pal f	2	3	N	+NW	R	3302.05	7019 33	3300 35	7017 53	2	1

N	Name	t	v	Se	Up	R	v	λ	v	λ	Re	NN 1
346 11	Gheri Pal f	2	- 3	N	+SF	B	3301 87	7020.90	3300 69	7019 62	2	
347.11	Surghar Range Front f	2	2	ŝ		č	3255 11	7110.48	3253.06	7110.50	2	;
249 11	Surghar Range Front f	2	3	ม		č	3247 07	7110.40	3232.61	7112 37	2	;
240.11	Sulgha Kange Floit I. Desebusdei f	2	2	N	TGE		2250.20	7007.46	3254 22	7022 92	2	12
349.11	Dreghundai f.	2	2	IN N	JW		3239.20	7027.40	3234.32	7023.85	2	13
350.11	Dregnundar I.	2	2	IN N	LOE	D	3240.32	7023.13	3243.30	7022.40	2	1
351.11	Bannu I.	2	2	N	+3E		3257.90	7032.38	3230.03	7031.30	2	1
352.11		2	3	U		C	3224.05	/011./2	3219.48	7008.42	2	1
353.11	Manzai f.z.	2	3	(R)	+NE	C	3217.66	7014.24	3213.88	7016.16	2	1
354.11	Manzai f.z.	2	3	N	+SE	C	3214.74	7014.32	3209.55	7011.58	2	1
355.11	Manzai f.z.	2	3	N	+NW	C	3213.99	7017.09	3209.04	7014.99	2	1
356.11	Tank f.	2	3	N	+NW	C	3228.02	7026.19	3218.25	7017.56	2	1
357.11	Uttar f.	2	3	D		B	3206.57	7017.38	3204.42	7017.04	2	1
358.11	Pezu f.	2	3	(R)	+NE	C C	3218.48	7045.06	3223.46	7040.04	2	1
359.11	Paniala F.	2	3	(R)	+NE	C C	3225.04	7038.61	3212.85	7053.57	2	1
360.11	Paniala East F.	2	3	(R)	+5	C	3214.14	7057.44	3214.33	7054.49	2	1
361 11	Kuchi f	2	3	Ň	+Ē	Ċ.	3413.12	7124.30	3410.51	7123.18	2	i l
362.11	Kuchi f	2	3	N	+E	c l	3406.98	7122 53	3405 82	7122.36	2	i l
363 11	Revel (Komme) f	2	2	N	+SE	č	3411 64	7125.05	3411.07	7122.50	2	
264 11	Davli f	2	2				2241.50	7129.05	3340.36	7123.83	2	
265.11	Daun I. Tari f	2	2				2210.05	7100.07	3340.20	7102.90	2	1
303.11		2	2	(R)	T3		3318.83	7103.04	3318.73	7101.34	2	1
300.11	Sabi I.	2	5	(K)	+5	B	3332.72	/121.12	3332.50	/119.0/	2	13
367.11	Kohat f.	2	3	(R)	+N	B	3335.62	7129.93	3334.62	7126.46	2	13
368.11	Bara f.	2	3	(R)	+NE	B	3353.19	7128.42	3354.79	7124.37	2	1
369.11	Khajuri f.	2	3	(R)	+NE	B	3351.56	7122.05	3347.36	7131.04	2	1
370.11	Manki f.z.	2	3	R	+N	B	3359.48	7209.46	3346.92	7138.13	2	1
371.11	Delli Mela f.	2	3	(R)	+N	B	3308.06	7110.22	3310.75	7120.97	2	1
372.11	Delli Mela f.	2	3	(R)	+NW	B	3308.10	7121.38	3306.99	7113.92	2	1
373.11	Delli Mela f.	2	3	(R)	+N	B	3307.20	7121.26	3306.09	7117.33	2	1
374.11	Kalabagh f.	2	3	Ď		C C	3257.95	7135.06	3241.78	7139.71	2	1
375.11	Kalabagh f.	2	3	D	[	B	3259.85	7132.53	3256.27	7135.35	2	i
376.11	Pachnand f.	2	3	Ň	+SE	Ē	3257.37	7154.63	3255.54	7153.52	2	i
377 11	Pira f	2	2		+F	l č	3250.61	7147 38	3245 74	7145 93	2	i
378 11	Musa Khel f	2	2		+11	ň	3244 20	7145 38	3234 00	7150.03	2	13
270 11	Salt Dange Front f	2	2				2220 49	7226.00	2224.05	7145 56	24	10
3/9.11	San Range Front I.	2	2	I N			3239.40	7323.09	3234.40	7145.50	24	
380.11	Nurpur I.	2	2	ÎN I	+E	В	3243.95	7234.39	3241.78	7235.19		1
381.11	Nurpur I.	2	3	U		C	3241.78	7235.19	3239.37	7235.41	2	
382.11	Jhelum f.	2	3	N	+NW	B	3257.31	7336.69	3255.98	7335.36	2	1
383.11	Qamruddin Karez f.z.	2	3	U	ł	C	3145.29	6823.17	3114.67	6722.28	24	1
384.11	Qamruddin Karez f.z.	2	3	N	+SE	A	3143.10	6821.87	3127.01	6755.25	24	13
385.11		2	2	(R)	+SE	C	3111.67	6715.49	3356.38	6958.67	4	1
386.11	Kundar f.	2	3	(R)	+SE	C	3142.12	6859.01	3112.90	6820.93	24	1
387.11	Sharan Jogizai f.	2	3	(R)	+N	B	3106.23	6849.56	3102.12	6813.86	24	1
388.11	Nasai f.	2	3	(R)	+N	C C	3052.60	6812.31	3052.98	6808.67	2	i l
389.11	Dasht Murgha f.z.	2	3	Ň	+S	В	3056.88	6817.26	3056.70	6818.52	2	1
390.11	Dasht Murgha f.z.	2	3	N	+N	B	3052.80	6823.05	3051.50	6806.11	2	i l
391.11	Dasht Murgha f.z.	2	3	N	+N	B	3052 72	6825 17	3052 79	6823 94	2	i l
392.11	Drazanda F	$\overline{2}$	3	(R)	+5	B	3032 34	6823 76	3032.24	6822.22	2	i
303 11	Shingher f	2	2		+NW	l č	3057.83	6850 67	3054 00	6854 58	2	i
304 11	Mara Kili f	2	2	N		X.	2021 71	6955 70	3020 62	6957 54	2	12
205 11		2	2	N			2020 07	6860.60	2025.64	6956.36		15
373.11	Lomlei f	2	2	N		<b>^</b>	3020.07	0839.00	3023.00	(030.00	2	15
207 11	Loralai I. Loralai f	4	2	IN N		<b>^</b>	2010.00	0040.41	3018.23	0838.02	2	13
397.11	Loralai I.	4	3	N	+N	A	3019.09	0838.01	3018.25	6833.63	2	13
398.11	Duki I.	2	3	N	+N	A	3009.17	6832.11	3008.95	6828.35	2	13
399.11	Smallan f.	2	3	N	+5	A	3014.70	6811.55	3013.94	6807.91	2	13
400.11	Tumankai f.z.	2	3	(R)	+E	C	3129.55	6918.51	3128.31	6918.05	2	1
401.11	Tumankai f.z.	2	3	U		С	3125.02	6918.44	3123.56	6917.47	2	
402.11	Tumankai f.z.	2	3	N	+W	B	3121.92	6918.32	3121.09	6918.05	2	1
403.11	Tumankai f.z.	2	3	U		C	3119.61	6918.34	3117.97	6919.10	2	
404.11	Fort Sandeman f.	2	3	Ν	+S	A	3117.46	6927.90	3114.47	6919.77	2	13
405.11	Talkhan Kot f.	2	3	(R)	+SE	С	3147.44	6939.62	3146.15	6938.76	2	1
406.11	Talkhan Kot f.	2	3	(R)	+SE	Ċ	3150.85	6942.77	3149.54	6941.41	2	1
407 11	Taikhan Kot f	5	1	N	+NF	Ř	3155 28	6947 68	3153 06	6943 43	2	i l
402 11	Manikhawa f	2	2	(P)	+NE	<b>P</b>	3147 64	6052 20	3146.07	6054 15	2	
400.11	Manikhawa I.	2	2	(R) (B)			2127.04	4062 17	2110.00	6046 04	2	12
409.11	Ivianikilawa I.	4	2	(K)	TE		313/.90	6040 (0	2119.00	0743.04		15
410.11	Jan Munammad I.	4	5	N	+W	U C	3113.33	0948.60	3111.81	0948.67		1
411.11	Jan Muhammad f.	2	3	(R)	+E	В	3107.58	6949.64	3059.94	6949.95	2	13
412.11	Kotkai f.	2	3	N	+N	A	3025.89	6900.00	3026.97	6903.34	2	13
413.11	Kurnam Kili f.	2	3	N	+N	В	3033.92	6907.72	3034.11	6909.00	2	1
414.11	Murgha Kibzai f.	2	3	N	+S	A	3040.83	6916.06	3040.04	6914.19	2	13
415.11	Murgha Kibzai f.	2	3	N	+NW	A	3048.64	6924.75	3045.24	6920.76	2	13
416.11	Mekhar f.	2	3	Ν	+SE	В	3033.00	6916.66	3030.30	6913.26	2	13

N	Name	t	v	Se	Up	R	Υ	λ	γ	λ	Re	NN
	Zikria f.	2	3	N	+N	B	3022.45	6916.42	3021.55	6915.25	2	1
417.11	Zikria f.	2	3	N	+SE	Α	3014.58	6903.66	3019.86	6912.09	2	13
410.11	Zikria South f.	2	3	N	+S	С	3019.03	6921.62	3017.94	6919.28	2	1
419.11	Malezai f.	2	3	N	+S	Α	3009.89	6922.09	3010.06	6924.77 <sup>*</sup>	2	13
420.11	Chamalang f.	2	3	N	+NW	С	3009.88	6931.16	3008.38	6929.63	2	1
421.11	Kharlak f.	2	3	(R)	+NW	В	3014.96	7001.12	3010.77	6958.96	2	13-
422.11	Nila Kund f.	2	3	N	+NW	Α	2929.97	6947.18	2927.43	6945.28	2	13
A24 11	Raghasar f.z.	2	3	(R)	+E	С	3145.33	7006.96	3113.85	7007.10	24	1
424.11		2	3	(R)	+E	С	3227.37	7025.24	3119.09	7023.21	2 4	1
425.11	Litra f.	2	3	N	+NW	В	3101.09	7020.95	3059.96	7019.94	2	1
420.11	Bashkan f.	2	3	N	+SE	A	3007.92	7016.77	3005.11	7014.47	2	13
478.11	Suleiman Range Front f.z.	2	2	N	+NW	Α	3000.94	7021.01	2957.97	7014.91	2	13
429 11	Suleiman Range Front f.z.	2	2	R	+W	A	3053.88	7029.47	3001.90	7022.86	24	13
430.11	Suleiman Range Front f.z.	2	3	N	+E	В	2950.35	7009.40	2934.61	6959.93	2	1
431.11	Suleiman Range Front f.z.	2	3	(R)	+W	В	2934.77	7003.43	2931.95	7002.14	2	1
432.11	Suleiman Range Front f.z.	2	3	N	+E	A	2959.87	7021.94	2958.93	7022.19	2	13
433.11	Suleiman Range Front f.z.	2	3	(R)	+W	В	2959.97	7020.41	2958.32	7020.56	2	13
434.11	Wuch f.	2	3	U		С	3448.69	7207.79	3445.34	7204.19	2	1
435.11	Tarbela f.	2	3	S		C	3413.74	7248.47	3409.73	7247.22	2	1
436.11	Ziarat Kaka Sahib f.	2	3	(R)	+N	С	3355.33	7204.33	3356.34	7201.79	2	1
437.11	Shaidu f.	2	3	U		В	3358.21	7211.07	3359.27	7207.42	2	I
438.11	Muzaffarabad f.	2	3	(R)	+W	В	3423.12	7327.37	3421.63	7328.03	2	1
439.11	Muzaffarabad f.	2	3	(R)	+W	С	3421.63	7328.03	3419.85	7328.52	2	1
440.11	Tanda f.	2.	3	(R)	+NE	B	3415.28	7335.79	3420.05	7331.57	2	1
441.11	Mangla f.	2	3	(R)	+NE	B	3306.37	7341.23	3308.95	7335.34	2	13
442.11	Maira f.	2	3	(R)	+NW	B	3306.23	7336.60	3302.95	7334.29	2	13
443.11	Maira f.	2	3	R	+NW	A	3307.56	7338.04	3306.23	7336.07	2	13
444.11	Raikot f.	2	3	(R)	+E	B	3559.94	7438.07	3547.20	7444.59	2	1
445.11	Raikot f.	2	3	(R)	+E	B	3547.20	7444.59	3533.89	7439.86	2	1
446.11	Raikot f.	2	3	(R)	+E	B	3533.89	7439.86	3525.23	7426.86	2	11
447.11	Raikot f.	2	3	(R)	+S	С	3525.23	7426.86	3520.80	7412.06	2	1
448.11	Chhamongarm f.	2	3	N	+SW	B	3553.43	7431.31	3550.66	7434.98	2	1
449.11	Thelichi f.	2	3	N	+E	В	3536.38	7437.51	3533.45	7437.06	2	1
450.11	Shoran f.	2	3	N	+W	A	2854.98	6753.22	2853.12	6751.69	2	13
451.11	Shoran f.	2	3	N	+W	A	2856.32	6755.00	2855.09	6754.36	2	13
452.11	Bangal f.	2	3	N	+E	В	2830.42	6738.84	2828.48	6739.60	2	1
453.11	Dhori f.	2	3	(S)N	+W	В	2815.57	6752.23	2753.40	6756.88	2	1
454.11	Nok Chah f.	2	3	R	+N	B	2855.06	6459.76	2854.71	6457.79	2	1

Примечание. 1 - Holcombe, 1978; 2 - Nakata et al., 1991; 3 - Tapponnier et al., 1981; 4 - Tapponnier, Molnar, 1979; 5 - Wellman, 1966; 6 - Скобелев С.Ф., новые данные.

#### Приложение 11.1

#### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

#### Appendix 11.1

## Manifestations of fault activity and methods of offset dating

N₂	Sign	N⁰	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign
1.11	OC,OF,RS,SI	103.11	OC,OF,RS,SI	239.11	OF,OT,OC	351.11	OF,OT
2.11	OC,OF,RS,SI	104.11	OC,OF,RS,SI	240.11	OF,OT,OC	352.11	OF
3.11	OC,OF,RS,SI	105.11	OC,OF,RS,SI	241.11	OF,OT	353.11	OF,OT
4.11	OC,OF,RS,SI	106.11	OC,OF,RS,SI	242.11	OF,OT,OC	354.11	OF
5.11	OC,OF,RS,SI	107.11	OC,OF,RS,SI	243.11	OF,OT,OC	355.11	OF,OT
6.11	OC,OF,RS,SI	108.11	OC,OF,RS,SI	244.11	OC,OF,OT	356.11	OF,OT
7.11	OC,OF,RS,SI	109.11	OC,OF,RS,SI	245.11	OC,OF,OT	357.11	oc
8.11	OC,OF,RS,SI	110.11	OC,OF,RS,SI	246.11	OC,OF,OT	358.11	OF,OT
9.11	OF,SI	111.11	OC,OF,RS,SI	247.11	OC,OF,OT	359.11	OF,OT
10.11	OC,OF,RS,SI	112.11	OC,OF,RS,SI	248.11	OF,OC,OT	360.11	OF,OT
11.11	OC,OF,RS,SI	113.11	OC,OF,RS,SI	249.11	OF,OC,OT	361.11	OF,OT
12.11	OC,OF,RS,SI	114.11	OF,RS,SI	250.11	OF,OT	362.11	OF,OT
13.11	OC,OF,RS,SI	115.11	OF,RS,SI	251.11	OF,OT	363.11	OF,OT
14.11	OC,OF,SI,RS	116.11	OF,RS,SI	252.11	OF,OT	364.11	OF,OT
15.11	OC,OF,RS,SI	117.11	OF,RS,SI	253.11	OT,OF	365.11	OF,OT
16.11	OC,OF,SI,RS	118.11	OF,RS,SI	254.11	OF,OT	366.11	OF,OT
17.11	OC,OF,SI,RS	121.11	OF,RS,SI	255.11	OF,OT	367.11	OF,OT
18.11	OC,OF,SI,RS	122.11	OF,RS,SI	256.11	OF,OC,OT	368.11	OF,OT
19.11	OC,OF,SI,RS	149.11	OF,OT	257.11	OC,OF,OT	369.11	OF,OT
20.11	OC.OF.SI.RS	150.11	OF.OT	258.11	OFOT	370.11	OF.OT

	Sign																`																																	
			OF OT	20,50	OF,OT	00.00	OF 0F	OF,OT	01 01		OF OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT		OF,OT	9 Q	56	OF OF OT	0 0 0	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT		OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF OT	OF,OT	OF,OT	555	8 8 8 8	05,01	OF,OT	OF,O	OF,OT	OF,OT
	Ÿ	371.11	373.11	375.11	376.11	378.11	379.11	380.11	383.11	384.11 385 11	386.11	387.11	388.11	390.11	391.11	392.11	394.11	395.11	396.11 207 11	398.11	399.11	400.11	404.11	405.11	407.11	408.11	410.11	411.11	412.11	414.11	415.11	417.11	418.11	420.11	421.11	422.11	424.11	425.11 476.11	427.11	428.11	429.11	431.11	432.11	434.11	435.11	437.11	438.11	440.11	441.11	442.11
	Sign	OF OT	OF,OT	OF.OT	OF,OC,OT	OF.OT.OC	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF.OT	OF, OT	OF,OT	OF.OT	OF,OT	OF,OC	OF,OT,OC	OF,OT	OF OC OT	OF,OT	OC,OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF.OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF.OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF OF OT	OF,OI	OF 27.27	OF,OT
	¥	259.11	261.11	263.11 263.11	264.11	266.11	267.11	269.11 269.11	270.11	271.11	273.11	274.11	275.11 275.11	277.11	278.11	279.11	282.11	283.11	284.11 284.11	286.11	287.11	289.11	290.11	291.11	296.11	297.11	299.11	300.11	301.11 307 11	303.11	304.11 305 11	306.11	307.11	309.11	310.11	318.11	319.11	320.11	322.11	323.11	324.11 325.11	326.11	327.11	329.11	330.11 221 11	332.11	333.11	335.11	336.11	338.11
	Sign	OF OT	OC,OF	oc.or	OF,OC	OF.OC	OF,OT	of,ot	OF,OT,OC	OF,OT,OC	OF,OC	OF,OT	OF,OT	OC,OT	OC,OT		OF,OT	OF,OT,SI	OF,OC,RS	OF,OT	OF,OT	OF.OT	OF	OF OC OF BS CI	OC,OF,RS,SI	OC, OF, RS, SI	OC.OF.RS.SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI OC OF RS SI	OF,OT,OC	OT,OC,OF OF	of	OF B	50	OF Sr Or	OF.OT	OF, OT	OF,OT	OF,OT	OF,OT	OF. OF	OT,OF	OF,OT	of of	5.05	5.5	OF,OT	OF.	OF,OC	OT,OF
	Ÿ	11.161	1153.11	1155.11	11.56.11	11.761	129.11	100.11	162.11	103.11	165.11	167.11	168.11	170.11	171.11	11.2.11	174.11	175.11	176.11	178.11	11.6211	180.11	183.11	184.11	186.11	187.11	189.11	11.061	10.11	194.11	195.11	197.11	198.11	200.11	201.11	204.11	205.11	206.11	208.11	209.11	211.11	212.11	213.11	215.11	216.11	218.11	221.11	223.11	224.11	226.11
активных разломов	Sign	OC; OF, SI, KS	OC,OF,SI	OC.OF.SI.RS	OC,SI,RS	OC, OF, SI, RS	OC, OF, SI, RS	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, KS, SI OC, OF, RS, SI	OC, OF, SI, RS	OC,OF,SI,RS	OC,SI,KS	OC,SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, KS, SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC.OF.RS.SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC.OF.RS.SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI OC OF RS SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC.OF.RS.SI	OC, OF, RS, SI	OC, OF, KS, SI OC, OF, RS, SI	OC, OF, RS, SI	OC,OF,RS,SI	OC.OF.RS.SI	OC, OF, RS, SI	OC,OF,RS,SI	OC,OF,RS,SI	OC,OF,RS,SI	OC, OF, RS, SI	OC,OF,RS,SI	OC,OF,RS,SI	OC,OF,RS,SI	OC,OF,RS,SI
Kamanoz	Ÿ	21.11 22 11	23.11	25.11 25.11	26.11	28.11 28.11	29.11	31.11	32.11	33.11 34.11	35.11	36.11	37.11 38 11	39.11	40.11	41.11 42 11	43.11	44.11	45.11 46.11	47.11	48.11	49.11 50.11	51.11	52.11 53.11	54.11	55.11 52.11	57.11	58.11	59.11 60 11	61.11	62.11 63.11	64.11	65.11 66.11	67.11	68.11 69.11	70.11	71.11	72.11	74.11	75.11	/0.11 77.11	78.11	79.11 80.11	81.11	82.11 82.11	84.11	85.11 84.11	87.11	88.11	90.11

No	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	
0211	OC,OF,RS,SI	228.11	OF,OT	340.11	OF,OT	445.11	OF,OT	
02.11	OC.OF.RS.SI	229.11	OF,OT	341.11	OF,OT	446.11	OF,OT	
93.11	OC.OF.RS.SI	230.11	OC.OF.OT	342.11	OF,OT	447.11	OF,OT	
94.11	OC.OF.RS.SI	231.11	OF,OC,OT	343.11	OF,OT	448.11	OF,OT	
95.11	OC.OF.RS.SI	232.11	OC,OT	344.11	OF,OT	449.11	OF	
90.11	OC.OF.RS.SI	233.11	OC.OF.OT	345.11	OF,OT	450.11	OF.OT	
97.11	OC.OF.RS.SI	234.11	OF.OT	346.11	OF.OT	451.11	OF.OT	
98.11	OC OF RS SI	235.11	OF.OT	347.11	oc	452.11	OF.OT	
99.11 100.11	OC OF RS SI	236.11	OF.OT	348.11	OF	453.11	OF.OT	
101.11	OC OF RS SI	237.11	OF.OT.OC	349.11	OF.OT	454.11	OF.OT	
102.11	OC,OF,RS,SI	238.11	OF,OT,OC	350.11	OF,OT		,	

# Приложение 11.3

## Амплитуды и скорости перемещений по разломам

# Appendix 11.3

## Offsets and rates of motion on faults

N₂	Md	Т	V Si	c Ne	Md	Т		Site	Ne	Md	T	V	Site
156.11	D80 80				N30 30				323.11	N15 15	1		
157.11	N1 5				S100 100				324.11	N15 15			
158.11	D100 100			240.11	N5 5				325.11	N1 2	Q4		
159.11	N2 20	Q3		ľ	N30 30					N10 15	1		
160.11	N5 15			ł	s100 100				326.11	NI 2	Q4		
161.11	N5 15			241.11	N2 10	Q4				N1015			1
162.11	N3 5	Q4			N10 10				327.11	E2 3			1
164.11	N5 5	Q4		244.11	N1010					N5 15			
169.11	N2 3		1	248.11	NI 2				328.11	N15 15			
173.11	N5 5				N2 3			SW	329.11	N15 15			
174.11	N5 7				N3 10	Q4			330.11	N15 15			
175.11	N1 5		SW	ł	N5 5				331.11	N5 10			
176.11	V2 5	Q4			N10 10					N30 30			
177.11	N3 3	(Q4)	NE	249.11	NI 2				332.11	N10 20			E
	N10 10		SW	•	N2 3			SW		N25 30	1		w I
178.11	N10 15				N3 10			NE	339.11	V1015			1
179.11	N2 3	1			N5 5				340.11	V10 15			
180.11	N0.5 1		NE	251.11	N2 2		1		342.11	V5 10			
192.11	R1 10		l Isw	252.11	NI 2				349.11	N1 5			
	S120 120	1	sw	254.11	NI 10				366.11	V2 2			
	R0.5 30	1	sw	255.11	N3 5			S	367.11	V5 5			
4	S80 80		sw	257.11	V2 5			C		V10 10			
	R1 30		sw		V10 10			-	378.11	D60 60			
	R5 10		SW		V7 10				384.11	N1 5			NE
194.11	R13				S50 50				394.11	N2 5			
202.11	N10 15			258.11	N3 5	04			395.11	N5 7	1		
204.11	N3 3			259.11	N1 2	(04)			396.11	N1 2	(04)		
205.11	N5 7			261.11	NI 2					N3 5			
206.11	V0.3 0.3	042		262.11	NII					N17 17	1		w
	V2 3	Ô4			N3 3	(04)			397.11	N3 5			
	V10 10	<b>`</b>		277.11	N15 15	· · · ·				N17 17			
207.11	N5 30			279.11	N3 5			N	398.11	N1 2	1		
209.11	N10 10			282.11	N2 2		i ii	N	399.11	N15 20			
210.11	N10 15			l l	N10 10			S	404.11	N5 5			
211.11	N0.54			283.11	N2 3		l l	- N	409.11	V5 7			C
212.11	N1 15			284.11	S100 100	'				V10 15			c
213.11	N1 5			285.11	NI 2	1			411.11	V3 3			N
221.11	N2 3				N10 10	04				V10 10			N
225.11	N2 10			287.11	N1015		i I		412.11	N2 7			
228.11	N1 2		NE	288.11	N15 20				414 11	N2 3			
	N2.5 10			289.11	N2 5		1	N	415 11	N2 3			
	N30 40	1	NE		N1015			sw		NS 10			
229.11	N2 5	04			\$100.100			r r	416.11	N2 3			ew
	N10 15	Υ.			NS 7		ĥ	NF	418 11	NI S			NE
230.11	NS 15			200 11	N7 12		ľ		710.11	N2 3			SW
231.11	R30 30	ļ		270.11	N5 5					NS 7			SW
	R15 20		e		N2 2				420 11	N10 10			34
232 11	540 40			201 11	\$200 200				422.11	V3 10	1		
	1830 30		c	205 11	N10 10				422.11				
	N10 10		5	275.11	N10 10				427.11				
L	111111	1	3	470.11	סנסואון	1			74/.11	113 10	1		

.

N₂	Md	Т	V Site	Ne	Md	T	V	Site	Ne	Md	<b>T</b>	V	Site
233.11	V2 5	Q4		297.11	N3 3					N20 20	1		
	V7 10			299.11	N3 5	(Q4)			428.11	N15 20		í	
	S800 800				N5 10					N50 50			
234.11	S80 80		S	300.11	N5 7				429.11	R10 10			
	N2 3		N	303.11	NI 2	1				R20 20			
235.11	N15 15				N10 10					R30 30			
236.11	N2 3			305.11	N2 5				432.11	N5 10			
237.11	N10 15			306.11	N5 10				433.11	V5 10			
	N2 3			307.11	N15 15				441.11	V5 10			
	S60 60			308.11	N5 5	(Q4)			442.11	V30 30		1	
238.11	N10 15			309.11	N10 10				443.11	R10 10			
	N2 3			310.11	N5 10			1	450.11	N30 30			
	S60 60			322.11	N2 3	1 1			451.11	N30 30			
239	N5 5				N5 15								

# Приложение 11.5

# Прочие сведения о разломах

# Appendix 11.5

## Other data on faults

								•	
Ne	Data	N₂	Data	No	Data	N⊵	Data	Ne	Data
1.11	S, UC	33.11	S	65.11	S, UC	97.11	S	129.11	S
2.11	S, UC	34.11	S	66.11	S, UC	98.11	S	130.11	S
3.11	S, UC	35.11	S, UC	67.11	S	99.11	S	131.11	S
4.11	S	36.11	S	68.11	S	100.11	S	132.11	S
5.11	S	37.11	S	69.11	S	101.11	S	133.11	S
6.11	S, UC	38.11	S	70.11	S	102.11	S	134.11	S
7.11	S, UC	39.11	S	71.11	S	103.11	S	135.11	SU
8.11	S, UC	40.11	S	72.11	S, UC	104.11	S	136.11	SU
9.11	S, UC	41.11	S	73.11	S, UC	105.11	S	137.11	S
10.11	S, UC	42.11	S	74.11	S, UC	106.11	S	138.11	S
11.11	S, UC	43.11	S	75.11	S, UC	107.11	S	139.11	S
12.11	S, UC	44.11	S	76.11	S	108.11	S	140.11	S
13.11	S, UC	45.11	S	77.11	S	109.11	S	141.11	S
14.11	S, UC	46.11	S	78.11	S, UC	110.11	S	142.11	S
15.11	S, UC	47.11	S	79.11	S, UC	111.11	S	143.11	S
16.11	S, UC	48.11	S, UC	80.11	S, UC	112.11	S	144.11	S
17.11	S, UC	49.11	S, UC	81.11	S, UC	113.11	S	145.11	S
18.11	S, UC	50.11	S, UC	82.11	S	114.11	S	146.11	S
19.11	S, UC	51.11	S, UC	83.11	S	115.11	S	147.11	S
20.11	S	52.11	S, UC	84.11	S	116.11	S	148.11	S
21.11	S, UC	53.11	S, UC	85.11	S, UC	117.11	S	185.11	S, UC
22.11	S, UC	54.11	S, UC	86.11	S, UC	118.11	S	186.11	S, UC
23.11	S	55.11	S, UC	87.11	S, UC	119.11	S	187.11	S, UC
24.11	S, UC	56.11	S, UC	88.11	IS, UC	120.11	S	188.11	S, UC
25.11	S, UC	57.11	S, UC	89.11	S	121.11	S	189.11	S, UC
26.11	S	58.11	S, UC	90.11	S, UC	122.11	S	190.11	S, UC
27.11	S	59.11	S, UC	91.11	S, UC	123.11	S	191.11	S, UC, (LC)
28.11	S	60.11	S, UC	92.11	S	124.11	S	192.11	S, UC, (LC)
29.11	S, UC	61.11	S, UC	93.11	S	125.11	S	219.11	S
30.11	S	62.11	S, UC	94.11	S	126.11	S	220.11	S
31.11	S	63.11	S, UC	95.11	S	127.11	S	1	
32.11	S	64.11	S, UC	96.11	S	128.11	S		



Numerals show fault numbers in the Catalog of the province

167

Гималаи

### 12. ГИМАЛАИ Основной каталог разломов провинции Данные систематизировал Д.С.Зыков

## 12. HIMALAYAS

Main catalog of faults in the province

Compiled by D.S.Zykov

N	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
1.12	Himalayan Front f.z.	2	1	(R)	+S	A	2637.50	9004.00	2641.06	9023.73	2	135
2.12	Himalayan Front f.z.; Chalsa f.	2	1	Т	+N	A	2650.72	8843.75	2651.05	8851.94	2	135
3.12	Himalayan Front f.z.	2	1	T	+N	В	2648.14	8818.21	2648.12	8821.50	4	15
4.12	Himalayan Front f.z.	2	1	T	+N	В	2650.70	8817.33	2650.34	8813.64	4	15
5.12	Himalayan Front f.z.	2	1	T	+N	B	2647.56	8813.36	2648.04	8816.53	4	15
6.12	Himalayan Front f.z.	2	1	T	+N	B	2646.31	8809.42	2647.18	8811.87	4	15
7.12	Himalayan Front f.z.	2	1	T	+N	A	2643.74	8801.78	2645.99	8807.67	4	135
8.12	Himalayan Front f.z.	2	1	D		B	2645.28	8740.82	2640.88	8743.64	4	15
9.12	Himalayan Front f.z.	2	1	T	+N	B	2644.24	8734.75	2644.40	8737.27	4	15
10.12	Himalayan Front f.z.	2	1	T	+N	B	2645.62	8737.08	2646.00	8739.66	4	15
11.12	Himalayan Front f.z.	2	1	T	+N	B	2648.33	8713.73	2647.61	8717.08	4	15
12.12	Himalayan Front f.z.	2	1	T	+N	В	2644.14	8729.78	2644.74	8733.53	4	15
13.12	Himalayan Front f.z.	2	1	T	+N	B	2645.26	8723.53	2644.65	8726.37	4	15
14.12	Himalayan Front f.z.	2	1	S(R)	+SE	B	2647.75	8759.68	2651.61	8804.68	4	15
15.12	Himalayan Front f.z.	2	3	U		B	2647.10	8720.50	2645.04	8722.37	4	15
16.12	Himalayan Front f.z.	2	2	T	+N	B	2657.01	8556.13	2654.71	8602.61	4	15
17.12	Himalayan Front f.z.	2	2	T	+N	B	2709.27	8525.29	2707.96	8528.21	4	15
18.12	Himalayan Front f.z.	2	2		+N	B	2716.03	8507.13	2713.06	8510.15	4	15
19.12	Himalayan Front I.Z.	2	2		+N	B	2717.73	8459.92	2717.44	8503.68	4	15
20.12	Himalayan Front I.Z.	2	2		+N	B	2722.20	8435.34	2721.59	8439.57	4	15
21.12	Himalayan Front I.Z.	2	2		+5	R R	2657.86	8558.84	2656.60	8601.50	4	15
22.12	Himalayan Front I.Z.	2	2			B	2702.65	8544.83	2701.18	8548.53	4	1
23.12	Himalayan Front I.Z.	2	3			В	2726.34	8500.37	2724.11	8304.42	4	15
24.12	Himaiayan Front I.Z.	2	2		+NE		2742.52	8420.39	2/39.25	8431.20	4	15
25.12	Himalayan Front I.Z.	2				В	2/45.40	8422.69	2/43.99	8425.06	4	15
20.12	Himalayan Front I.Z.	2				В	2/11.5/	8522.08	2708.14	8523.88	14	15
27.12	Himalayan Front I.Z. Limalayan Front f.z.	2		(D)I		В	2824.57	8131.90	2827.33	8128.10	4	15
28.12	Filmalayan Front I.Z.	2				В	2834.37	8038.37	2803.02	8043.21	4	15
29.12	Himalayan Front I.Z.	2	2		THE	В	2830.15	8125.97	2833.39	8128.08	14	15
30.12	Himalayan Front I.Z.	2			ŤN		2839.88	8121.09	2837.75	8120.20	14	15
31.12	Filmalayan Front I.Z. Himalayan Front f.g.				iow	B	2842.42	8118.31	2841.22	8120.41	14	15
22.12	Himalayan Front f.z.	2			TOW		2908.40	7000 06	2903.20	7012.01	4	15
33.12	Himalayan Front f.z.	2			TOW		2921.30	7909.90	2920.97	7913.91	4	15
34.12	Himalayan Front f.z. Monora f	2			TOW		2919.80	7020.01	2918.09	7921.24	24	15
36.12	Himalayan Front f.z.	$\frac{2}{2}$			INE		2923.90	7002.01	2913.23	7931.79	34	15
37.12	Himalayan Front f z	2	1 î		+NE	B	2923.08	7004 63	2923.03	7000 06	4	15
38 12	Himalayan Front f z	2			+NF	R	2920.04	7907.05	2030 83	7905.30	34	15
50.12	Samadhuli-Dhikala Thrust	-	•				2/31.72	7502.10	2750.05	1905.21	77	15
39 12	Himalayan Front f z	2	1		+NF	R	2033 50	7855 53	2032 10	7900 34	34	15
27.12	Samadhuli-Dhikala Thrust	-	•				2755.57	1055.55	2,52.10	1700.54	1.2	1.5
40.12	Himalayan Front f.z.	2	1	ரை	+NE	B	2934 85	7849 54	2934 53	7853 31	34	15
	Sarpadhuli-Dhikala Thrust	-	·	(		1	2751.05	7047.54	2/34.55	7055.51	54	
41.12	Himalayan Front f.z.	2	1	Т	+N	в	2934.68	7844.80	2934.96	7847 92	34	15
	Sarpadhuli-Dhikala Thrust	-	-	-							<sup>2</sup> ·	
42.12	Himalayan Front f.z.	2	2	(D)T	+NE	в	2954.59	7819.60	2948.98	7824.23	4	15
43.12	Himalayan Front f.z.	2	2	DT	+NE	B	3010.71	7754.57	3008.58	7758.75	4	15
44.12	Himalayan Front f.z.	2	2	(D)T	+NE	В	3014.05	7746.00	3013.74	7749.39	4	15
45.12	Himalayan Front f.z.; Haridwar f.	1	2	Ď		A	3006.37	7800.52	3001.16	7812.51	34	135
46.12	Himalayan Front f.z.	2	2	U		B	3013.05	7750.50	3011.40	7753.46	4	15
47.12	Himalayan Front f.z.	2	2	(D)T	+NE	B	3048.08	7650.04	3044.41	7656.40	24	15
48.12	Himalayan Front f.z.	2	2	(D)T	+NE	В	3046.33	7658.62	3048.34	7654.64	24	15
49.12	Himalayan Front f.z.; Nabau thrust	1	1	DT	+N	Α	3052.00	7656.89	3048.38	7701.80	124	135
50.12	Himalayan Front f.z.	2	2	(DT)	+NE	С	3143.44	7619.87	3120.65	7634.04	4	15
51.12	Himalayan Front f.z.	2	2	(DR)	+NE	Ċ	3134.51	7558.08	3126.36	7603.93	4	15
52.12	Himalayan Front f.z.	2	2	(DR)	+NE	Ċ	3150.15	7550.18	3143.28	7557.33	4	15
53.12	Himalayan Front f.z.	2	2	(DR)	+NE	C	3158.93	7537.74	3152.64	7546.10	4	15
54.12	Himalayan Front f.z.	2	2	(DR)	+NE	С	3159.77	7550.47	3140.19	7609.75	4	15
55.12	Himalayan Front f.z.	2	2	(DR)	+NE	C	3206.12	7540.62	3203.70	7546.55	4	15
56.12	Himalayan Front f.z.; Riasi thrust	2	2	(D)T	+N	В	3315.24	7437.14	3257.77	7503.69	34	15
57.12	Main Boundary f.z.	3	1	Т	+N	B	2655.07	8900.96	2743.43	9618.92	4	15
												-
N	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
--------	--	---	----------------	----------	-------------	--------	---------	--------------------	---------	---------	-----	------
58.12	Main Boundary f.z.; Gorubathan f.	2	2	Т	+N	A	2657.45	8839.95	2658.70	8848.10	2	15
59.12	Main Boundary f.z.; Matiali f.	2	2	R	+N	A	2655.29	8843.29	2655.82	8850.73	2	1235
60.12	Main Boundary f.z.	2	2	T	+N	B	2658.81	8850.84	2657.95	8858.34	2	15
61.12	Main Boundary f.z.; Thaljhora f.	2	2	R	+8	В	2656.36	8852.94	2654.31	8859.25	2	15
62.12	Main Boundary f.z.	3	2	(1)	+N	C	2648.40	8821.25	2656.00	8838.03	4	15
63.12	Main Boundary f.z.	2	2	D(R)	+SW	В	2649.01	8802.53	2645.78	8805.41	24	135
64.12	Main Boundary f.z.	2	2	(R)	+\$	В	2648.39	8740.64	2649.14	8746.91	4	15
65.12	Main Boundary I.z.	2	2	(K)	+N	В	2647.90	8/35.28	2048.30	8/38.//	4	15
66.12	Main Boundary f.z.	2	2	(DK)	+SW	R	2647.42	8/29.92	2646.75	8731.92	4	15
67.12	Main Boundary I.z.	2	2	(DK)	+SW	В	2652.05	8/17.28	2650.10	8720.83	4	15
68.12	Main Boundary I.Z.	2			+5W	B	2032.27	8032.10	2001.39	8/00.62	4	15
69.12	Main Boundary I.Z.	2			+3W	B	2004.82	8043.70	2033.88	8030.09	4	15
70.12	Main Boundary I.Z.	2			<b>⊤</b> 3₩	D	2/00.00	8722 70	2031.70	9724.05	4	15
71.12	Main Boundary 1.2.	2	2		τN	D C	2040.30	8721.00	2045.05	8775 17	4	15
72.12	Main Boundary 1.2.	2	2		TIN	B	2649.38	8720.05	2648.13	8717 60	4	15
73.12	Main Boundary 1.2.	2	2	и П		B	2651 61	8713.86	2650.49	8715 73	4	15
75.12	Main Boundary 1.2.	2	Ĩ	й		R	2652 22	8709 92	2651.66	8712 50	4	15
75.12	Main Boundary f.z.	2	2	Ιŭ		R	2654 83	8659.97	2653.66	8656 61	4	15
70.12	Main Boundary f.z.	2	2	ŬŬ		B	2655.04	8650 15	2655.66	8652.80	4	15
78 12	Main Boundary f.z.	2	2	ത്	+N	c	2651.99	8647.90	2652.00	8650.09	4	15
70.12	Main Boundary fz	2	$\overline{2}$	۱ Ж	+N	č	2651.09	8644 35	2650 93	8647 32	4	15
80 12	Main Boundary f.z.	3	2	١ m	+N	č	2648.31	8726.89	2650.12	8735.94	4	15
81 12	Main Boundary f.z.	3	ī	١ Ж	+N	č	2652.00	8702.17	2652.39	8709.14	4	15
82.12	Main Boundary f.z.	3	i	Ť	+N	B	2727.78	8504.89	2708.61	8606.00	4	15
R3.12	Main Boundary f.z.	2	i	Ť	+N	B	2747.94	8428.89	2745.78	8433.80	4	15
84.12	Main Boundary f.z.	2	1	(DT)	+N	B	2748.90	8422.82	2748.40	8426.54	4	15
85.12	Main Boundary f.z.	3	1	Ť	+N	В	3113.57	8407.31	3128.15	8425.91	4	15
86.12	Main Boundary f.z.	2	11	(R)	+S	В	2754.99	8359.72	2755.60	8402.95	4	15
87.12	Main Boundary f.z.	2	1	(R)	+S	В	2753.54	8355.11	2754.25	8357.00	4	15
88.12	Main Boundary f.z.	2	1	(R)	+S	В	2752.96	8344.20	2753.36	8353.95	4	15
89.12	Main Boundary f.z.	2	3	(DR)	+S	В	2759.28	8332.30	2757.64	8335.05	4	15
90.12	Main Boundary f.z.	2	1	(DR)	+S	В	2753.46	8335.58	2752.82	8338.11	4	15
91.12	Main Boundary f.z.	2	1	(DR)	+S	B	2754.30	8326.53	2753.78	8334.31	4	15
92.12	Main Boundary f.z.	2	1	(DR)	+S	В	2755.12	8323.23	2754.55	8325.51	4	15
93.12	Main Boundary f.z.	2	1	(DR)	+S	В	2756.38	8316.24	2755.81	8318.52	4	15
94.12	Main Boundary f.z.	2	1	U	ĺ.	В	2752.79	8339.20	2752.37	8341.81	4	15
95.12	Main Boundary f.z.	2	1	U		В	2755.44	8320.04	2755.37	8322.22	4	15
96.12	Main Boundary f.z.	2	1	U		B	2754.50	8357.90	2755.05	8359.47	4	15
97.12	Main Boundary f.z.	2	1	<u>T</u>	+N	В	2756.05	8330.95	2756.32	8334.61	4	15
98.12	Main Boundary f.z.	3		T	+N	B	2806.05	8238.79	2756.41	8315.15	4	15
99.12	Main Boundary f.z.; Surkbet-Ghorahi f.	2		(DR)	+SW	B	2808.54	8234.38	2806.42	8237.26	2	15
100.12	Main Boundary I.z.; Surkbet-Ghorahi I.	2			+SW	В	2813.28	8228.50	2809.89	8233.72	2	15
101.12	Main Boundary I.Z.; Surkbet-Ghorani I.	2			+SW	В	2818.74	8212.68	2818.01	8215.74	2	15
102.12	Main Boundary I.Z.; Surkoet-Gnorani I.				+5	B	2818.24	8217.74	2814.03	8227.37	2	15
103.12	Main Boundary I.Z.; Surkbet-Gnorani I.				+5W	в	2823.19	8158.99	2819.07	8210.78	4	135
104.12	Main Boundary I.Z., Surkoel-Gnorani I.				TNE	6	2833.40	8140.1Z	2820.41	8128.37	124	135
105.12	Main Boundary 1.2.	2			TNE		2030.93	0120.41 9127 54	2833.34	9140.05	4	15
107 12	Main Boundary 1.2.	2	2		+5W	B	2846 50	8137.34 8133.36	2039.99	8136 1A	7	15
108.12	Main Boundary f.z.	5	1 î		+SW	R	2853 08	8124 41	2850 88	8126.75	4	15
109.12	Main Boundary f z	2	1		+SW	R	2851 90	8118 25	2851.60	8122 57	4	15
110.12	Main Boundary f.z.	2	Ĩ		+SW	B	2900 23	8101 54	2857.09	8112.15	4	15
111.12	Main Boundary f.z.	2	li	U		B	2842.41	8132.62	2839.35	8136.61	4	15
112.12	Main Boundary f.z.	2	i		+NE	Ē	2843.62	8136.58	2841.58	8139.24	4	15
113.12	Main Boundary f.z.	2	1	Ŭ		B	2850.14	8127.89	2846.56	8130.07	4	15
114.12	Main Boundary f.z.	2	i	Ū		B	2856.51	8113.62	2854.84	8117.79	4	15
115.12	Main Boundary f.z.	2	i	Ū		B	2854.49	8119.33	2853.43	8122.86	4	15
116.12	Main Boundary f.z.: Raugin kholo f.	2	1	(DR)	+S	B	2901.25	8054.97	2900.64	8059.74	14	15
117.12	Main Boundary f.z.; Raugin kholo f.	2	1	(R)	+S	B	2901.38	8049.21	2901.33	8053.61	14	15
118.12	Main Boundary f.z.; Raugin kholo f.	2	1	(DR)	+S	В	2904.21	8038.78	2901.39	8048.11	14	15
119.12	Main Boundary f.z.; Raugin kholo f.	2	1	(DR)	+S	B	2912.56	8016.22	2905.37	8038.86	14	15
120.12	Main Boundary f.z.	3	1	) ḿ	+N	C	2912.59	7954.72	2912.74	8015.45	4	15
121.12	Main Boundary f.z.; Kuria f.	2	1	D(R)	+SW	B	2913.36	7945.85	2912.88	7953.42	34	15
122.12	Main Boundary f.z.; Kuria f.	2	1		+SW	B	2915.09	7942.23	2913.69	7944.29	34	15
123.12	Main Boundary f.z.; Kuria f.	2	1	D(R)	+SW	B	2916.38	7938.48	2915.37	7940.93	34	15
124.12	Main Boundary f.z.; Kuria f.	2	1	D(R)	+SW	B	2918.33	7934.92	2917.04	7937.57	34	15
125.12	Main Boundary f.z.; Kuria f.	2	1	D(R)	+SW	B	2921.45	7929.22	2918.77	7933.95	34	15
126.12	Main Boundary f.z.	2	1	(DR)	+SW	B	2926.12	7912.94	2923.63	7916.90	4	15
127.12	Main Boundary f.z.	2	1	(DR)	+SW	B	2929.89	7908.53	2928.17	7913.27	4	15
128.12	Main Boundary f.z.	3	2	ע'		B	2935.26	7850.90	2938.62	7926.25	4	15
		•	•	•	•	•	•			•		-

Гималаи

	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
129.12	Main Boundary f.z.	3		(DT)	+NE	C	2957.77	7819.85	2945.11	7842.85	4	15
130.12	Main Boundary f.z.	2	1	Т)	+N	Ċ	2932.84	7844.26	2934.74	7849.61	4	15
131.12	Main Boundary f.z.	2	2	ับ		В	3028.97	7752.91	3025.49	7756.67	4	15
132.12	Main Boundary f.z.	2	1	(DR)	+SW	В	3008.93	7816.46	2958.58	7819.70	4	15
133.12	Main Boundary f.z.	2	2	(D)T	+NE	В	3030.43	7754.31	3010.46	7816.41	4	15
134.12	Main Boundary f.z.	2	2	(D)T	+NE	В	3023.65	7756.86	3022.04	7801.63	4	15
135.12	Main Boundary f.z.	2	2	(D)T	+NE	В	3022.89	7802.69	3021.64	7805.88	4	15
136.12	Main Boundary f.z., Paonta f.	1	1	D(T)	+N	B	3020.85	7802.77	3019.50	7806.20	34	135
137.12	Main Boundary f.z., Paonta f.	1	1	D(T)	+N	B	3031.49	7744.46	3030.80	7748.85	34	135
138.12	Main Boundary f.z., Paonta f.	1	1	D(T)	+N	В	3032.88	7739.57	3032.06	7742.99	34	135
139.12	Main Boundary f.z., Paonta f.	1	1	D(T)	+N	В	3033.07	7728.66	3032.77	7739.21	34	135
140.12	Main Boundary f.z., Paonta f.	1	1	D(T)	+N	B	3029.54	7726.76	3030.35	7740.27	34	135
141.12	Main Boundary f.z., Paonta f.	1	1	D(T)	+NE	В	3028.09	7733.11	3025.52	7735.87	34	135
142.12	Main Boundary f.z.	3	1	T(D)	+NE	B	3210.98	7623.17	3033.45	7727.68	4	15
143.12	Main Boundary f.z.	3	1	T(D)	+NE	B	3230.01	7554.47	3217.53	7604.69	4	15
144.12	Main Boundary f.z.	3	1	Т	+N	B	3339.25	7127.98	3417.71	7326.23	4	15
145.12	Main Boundary f.z.	2	1	T(D)	+NE	B	3216.65	7605.73	3211.77	7622.38	4	15
146.12	Main Boundary f.z.	2	1	(T)	+N	С	3231.87	7554.85	3228.10	7550.14	4	15
147.12	Main Boundary f.z.	2	1	(DR)	+SW	B	3426.74	7324.90	3419.17	7327.59	4	15
148.12	Main Boundary f.z.	2	3	(DT)	+NE	B	3224.28	7334.84	3425.14	7328.85	4	15
149.12	Main Boundary f.z.	2	1	T	+N	B	3338.01	7119.45	3338.96	7126.33	4	15
150.12	Main Central thrust	3	3	T	+N	B	2649.30	8805.29	2729.73	9216.30	4	15
151.12	Main Central thrust	3	3	T	+N	B	2828.20	8344.06	2649.09	8757.88	4	15
152.12	Main Central thrust	3	3		+N	B	2843.31	8315.84	2845.79	8334.65	4	15
153.12	Main Central thrust		3	T(D)	+E	B	2902.00	8257.68	2852.66	8302.90	4	15
154.12	Main Central thrust		3	T(D)	+NE	B	2920.95	8222.30	2911.67	8237.30	4	15
155.12	Main Central thrust	2	3	1(D)	+NE	B	2932.54	8212.45	2927.88	8215.11	4	15
156.12	Main Central thrust	5	3		+NE	R B	3014.22	8114.21	2949.51	8203.77	4	15
157.12	Main Central thrust	3	5	I (D)	+NE	B	2951.33	8155.99	3012.09	8115.21	4	115
158.12	Main Central thrust	13	2		+NE	B B	3157.51	1/1/.92	2953.89	8143.99	4	15
139.12	Main Central Inrust, Dhaulanini Southurat 6	2	3	D(I)	+NE	в	2848.80	8306.05	2843.59	8313.72	24	15
160.12	Dhaulagin Southwest I.	1	1	DOT		n	2061.02	8202.02	2050.05	8204 80		
100.12	Main Central thrust, Dhaulacisi Southwest f	2	3	D(1)	+NE	в	2851.93	8302.93	2850.05	8304.80	24	15
141 13	Dhaulagin Soutiwest 1. Moin Control throat Tibrikest f	1		DO		<u>n</u>	2002.22	0262 (6	2002.21	0056.40		
161.12	Main Central thrust, Tibrikot f.	1 2	2		TINE		2903.22	8233.03	2902.31	8230.40	24	15
162.12	Main Central thrust, Tibrikot f		2		TINE		2907.87	0243.21 9241.00	2904.44	8233.30	24	15
164 12	Main Central thrust, Tibrikot f	2	2		ANE		2909.02	0241.90	2908.34	8244.25	24	15
165 12	Main Central thrust, Tolnköt I.	2	2		TNE		2911.30	8215 41	2910.09	9221 49	124	1225
166 12	Main Central thrust, Taiphi I.	5	2		+NE		2927.09	8213.41	2921.00	8211.40	24	1255
167 12	Main Central thrust: Darma f	2	2		+NE		2937.10	8208.93	2933.10	8207 53	24	15
168 12	Main Central Thrust	1	1		+N		2940.77	8207.76	2037 88	8207.33	4	15
169.12	Bari Gad f.	2	2	D D			2810.96	8327 40	2809 10	8330.00	24	15
170.12	Bari Gad f.	2	2	Ď		R	2812.88	8324 46	2811 15	8326 64	24	15
171.12	Bari Gad f.		2	D		B	2813.14	8321 52	2811 53	8323 19	24	15
172.12	Bari Gad f.		$\overline{2}$	D		B	2816.50	8320.44	2814.30	8321.63	24	15
173.12	Bari Gad f.	2	2	D>(R)	+sw	Ā	2825.42	8311.27	2817.31	8319.05	124	13
174.12	Bari Gad f.	2	2			B	2830.03	8305.08	2826.29	8309.63	24	15
175.12	Bari Gad f.	2	2	D		B	2833.98	8304.45	2831.19	8307.12	24	15
176.12	Bari Gad f.	2	2	D		В	2840.94	8259.30	2838.30	8302.74	24	15
177.12	Bari Gad f.	2	2	D	1	B	2832.06	8301.61	2831.06	8303.77	24	15
178.12	Bari Gad f.	2	2	D		B	2833.38	8258.18	2832.44	8300.08	24	15
179.12	Bari Gad f.	2	2	D		B	2835.60	8253.95	2834.25	8256.54	24	15
180.12	Bari Gad f.	2	2	D		B	2838.38	8249.34	2835.97	8252.42	24	15
181.12	Bari Gad f.	2	2	D		B	2840.56	8244.26	2839.82	8247.33	24	15
182.12	Bari Gad f.	2	2	D		B	2840.95	8239.70	2840.87	8242.98	24	15
183.12	Bari Gad f.	2	2	D		B	2843.72	8240.05	2842.07	8243.93	24	15
184.12	Bari Gad f.	2	2	D		B	2845.94	8230.83	2845.30	8234.49	24	15
185.12	Bari Gad f.	2	2	D		B	2846.98	8226.48	2846.21	8228.71	24	15
186.12	Bari Gad f.	2	2	D		В	2849.38	8223.39	2847.67	8225.60	24	15
187.12	Bari Gad f.	2	2	D		В	2807.59	8332.33	2806.08	8334.58	24	15
188.12	Bari Gad f.	2	2	D		B	2808.29	8327.61	2806.88	8330.44	24	15
189.12	Kalphu khola f.	2	3	N	+S	A	2748.16	8505.30	2750.36	8514.18	134	125
190.12	Kosi-Rosi Khola f.	2	3	D>(R)	+SW	B	2720.46	8600.01	2717.11	8605.94	12	1
191.12	Kosi-Rosi Khola f.	2	3	D>(R)	+SW	B	2731.24	8543.25	2728.11	8548.15	12	1
192.12	Kosi-Rosi Khola f.	2	3	D>(R)	+SW	С	2723.71	8554.61	2721.56	8558.13	2	1
193.12	Kosi-Rosi Khola f.	2	3	D>(R)	+SW	С	2726.34	8549.85	2724.03	8553.05	2	1
194.12		2	3	U		B	2915.41	7924.41	2917.85	7925.13	4	1
195.12		2	3	ן ט		B	2919.79	7925.97	2922.61	7927.08	4	1
196.12		2	3	U		B	2849.66	8340.11	2845.59	8337.35	4	1
197.12		2	3	U	1	B	2845.14	8339.14	2848.62	8341.42	4	11

Гималаи

$\begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	Name Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN ·
	198.12	2	3	U		В	2840.70	8344.56	2836.62	8343.73	4	1
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	199.12	2	3	(N)	+W	B	2727.25	8756.32	2724.03	8755.91	4	1
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	200.12	2	3	(N)	+W	B	2718.87	8754.64	2714.88	8753.45	4	1
$\begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	201.12	2	3		LOW	В	2722.86	8755.84	2720.20	8755.04	4	
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	202.12	2	2	(K) (P)	+SM	B	2730.71	8509.01	2730.78	8510.60	4	
19911 2 3 (N) +FE B 2904.85 2911.02 2911.01 2921.22 4 1   20712 2 3 (R) +NE B 233.57 8103.64 2921.33 8212.72 4 1   20712 2 3 (R) +NE B 233.57 8103.64 293.07 8111.76 4 1   20912 2 3 (R) +NE B 235.28 8017.27 295.03 803.34 4 1   21012 2 3 U B 2350.18 8023.66 2352.31 803.34 4 1   21112 2 3 U B 2350.18 8023.66 2352.31 803.34 4 1   21121 2 3 (N) +SE B 273.54 895.23 273.54 895.33 823.04 1 1   21612 2 3 N +E B 235.74 802.34 831.10 4 1   21712 2 <t< td=""><td>203.12</td><td>2</td><td></td><td></td><td>+SW</td><td>B</td><td>2743.20</td><td>8503.10</td><td>2739.41</td><td>8506 73</td><td>4</td><td></td></t<>	203.12	2			+SW	B	2743.20	8503.10	2739.41	8506 73	4	
100   2   3   (R)   +NE   B   2924.04   210.25   2921.71   4   1     20512   2   3   (R)   +NE   B   233.56   810.24   812.71   4   1     20512   2   3   (R)   +NE   B   233.56   810.34   811.70   4   1     21012   2   3   U   B   255.28   801.12   205.21   803.38   4   1     21112   2   3   U   B   255.78   803.52   255.71   803.38   4   1     213.12   2   3   U   +SE   B   275.68   805.53   2752.68   805.53   2752.68   805.53   2752.68   805.53   2752.68   805.53   2752.68   805.53   2752.68   805.53   2752.68   805.53   2752.68   855.71   805.53   852.99   285.51   850.40   285.78   805.53   2752.68   855.51   850.40	204.12	2	3	Ň	+E	B	2904.89	8219.02	2911.01	8223.22	4	i
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	205.12	2	3	(R)	+NE	В	2924.04	8210.26	2921.33	8212.71	4	i
2   3   (K)   +NE   B   231.56   8108.28   293.10.7   8108.28   293.10.8   8108.28   293.10.8   8108.28   293.10.8   8101.72   235.28   811.52   4   1     210.12   2   3   U   B   255.28   803.172   295.03   803.38   4   1     211.12   2   3   U   B   255.78   806.23   252.31   803.38   4   1     213.12   2   3   U   S25.75   806.23   252.31   803.34   4   1     213.12   2   3   U   SE   B   273.54   890.23   272.63   895.24   4   1     213.12   2   3   N   +E   B   253.18   540.90   285.17   853.80   4   1     220.12   2   3   N   +E   B   285.02   884.67   4   1     218.12   2   3	207.12	2	3	(R)	+NE	В	2933.57	8103.64	2932.74	8107.26	4	1
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	208.12	2	3	(R)	+NE	B	2931.56	8108.28	2930.07	8111.70	4	1
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	209.12		3	(R)	+NE	B	2929.50	8113.18	2927.85	8116.26	4	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	210.12		2				2955.28	8020 66	2955.05	8030.03	4	1
	211.12	2	1	Ŭ		B	2955 70	8020 80	2951.80	8023 49	4	i
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	213 12	2	3	Ŭ		B	2959.89	8016.80	2956.71	8019.44	4	li
115.12 2 3 (N) +SE B 2735.74 8902.38 2736.40 8838.26 4 1   121.12 2 3 N +E B 2835.54 8523.97 2815.35 2736.40 8838.26 4 1   121.12 2 3 N +E B 2843.25 8523.77 2813.65 853.27 533.80 4 1   121.12 2 3 N +E B 2801.67 854.04 281.78 853.57 453.44 853.57 453.44 853.57 454.44 853.57 454.44 853.56 4 1   1221.12 2 3 V B 2845.37 834.57 284.67 4 1 1 253.12 2 3 U B 285.37 834.41 314.85 384.41 314.85 384.41 314.85 384.41 314.41 314.55 284.67 835.46 1 230.12 2 3 U B 2904.21 835.46 2002.37 835.26.6 1 1 <td>214.12</td> <td>2</td> <td>3</td> <td>(N)</td> <td>+SE</td> <td>B</td> <td>2736.98</td> <td>8858.82</td> <td>2726.25</td> <td>8854.31</td> <td>4</td> <td>1</td>	214.12	2	3	(N)	+SE	B	2736.98	8858.82	2726.25	8854.31	4	1
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	215.12	2	3	(N)	+SE	В	2735.74	8902.38	2732.60	8858.26	4	1
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	216.12	2	3	(N)	+SE	B	2753.89	8915.35	2736.80	8906.08	4	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	217.12	2	3		+E	B B	2858.54	8524.99	2843.93	8523.92	4	
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	218.12	2	2	N	+E +F	D D	2043.92	8540 00	2821.05	8531.10	4	
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	219.12	2	3	N	+F	R	2856 11	8540.50	2851 78	8539 75	4	
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	221.12	2	3	N	+E	B	2852.02	8542.04	2849.74	8541.67	4	i i
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	222.12	2	3	N	+E	B	2849.92	8543.11	2846.92	8542.82	4	1
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	223.12	2	3	N	+W	B	2847.91	8346.17	2844.49	8345.56	4	1
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	224.12	2	3	U	ļ –	B	2850.37	8343.95	2846.67	8343.53	4	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	225.12	2	3		ļ	8	2845.35	8343.09	2843.25	8342.93	4	
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	220.12		2		ļ	B	2855 37	8349.41	2851 42	8344.07	4	
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	228.12	2	3	Ŭ		B	2904.82	8354.69	2900.28	8352.86	4	li
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	229.12	2	3	Ŭ		B	2907.87	8359.62	2905.37	8358.21	4	li
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	230.12	2	3	U		B	2913.63	8403.26	2909.28	8400.66	4	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	231.12	2	3	U		B	2926.43	8358.74	2920.14	8401.04	4	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $		2	3		F	B	2932.54	8360.00	2928.43	8400.26	4	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	233.12		2			B	2939.04	8359.72	2934.21	8400.01	4	
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	235.12	2	3	N	+SE	R	2845 97	8335 82	2850 76	8338 54	4	
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	236.12	2	3	N	+SE	B	2857.87	8352.04	2855.08	8350.82	4	li
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	237.12	2	3	N	+SE	B	2904.21	8358.09	2858.08	8354.06	4	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	238.12	2	3	N	+SE	B	2922.40	8406.28	2915.97	8404.35	4	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	239.12	2	3	N	+SE	B	2915.99	8407.14	2925.30	8408.95	4	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	240.12		2	N	+W	B	2851.33	8340.12	2923.21	8355.41	4	
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	242 12		2		Ŧ₩	B	3027 54	8201 30	2944.51	8334.82	4	
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	243.12	2	3	Ŭ		B	3035.56	8128.56	3034.85	8124.41	4	li l
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	244.12	2	3	Ū		B	3035.76	8122.46	3035.39	8117.85	4	i
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	245.12	2	3	U		B	3036.48	8115.12	3035.89	8110.44	4	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	246.12	2	3	U	ł	B	3037.62	8109.03	3035.68	8105.05	4	1
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	247.12		3		1	B	3056.02	8018.14	3104.78	8010.45	4	1
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	249.12	2	2	11	1	D R	3106 02	7052.55	3124./1	7043 00	4	
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	250.12	2	3	ី បី		B	3120.05	7929.00	3112.66	7936.05	4	li l
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	251.12	2	3	Ū		B	3130.02	7911.19	3120.39	7927.78	4	li
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	252.12	2	3	U		B	3136.28	7901.74	3131.68	7907.00	4	1
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	253.12	2	3	U		B	3152.03	7907.93	3144.16	7919.52	4	1
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	234.12	2	3	U	l .	B	3039.22	8157.23	3036.22	8207.09	4	1
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	256.12	2	3			B	3038.31	8148.77	3036.94	8157.41	4	
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	257.12		2			D R	3120 84	8042 22	3104.13	8058.45	4	
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	258.12	2	3	υ		R	3120.00	803917	3123 41	8041 74	4	
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	259.12	$\tilde{2}$	3	Ď		B	3102.91	8108.01	3044.08	8156.11	4	
$ \begin{array}{ c c c c c c c c c c c c c c c c c c c$	260.12	2	3	(DR)	+NE	B	3141.67	8028.27	3129.84	8038.45	4	i
262.12 2 3 (R) +NE B 3248.14 7823.00 3242.96 7824.66 4 1   263.12 2 3 (R) +NE B 3355.57 7452.86 3351.79 7458.71 4 1   264.12 2 3 (R) +NE B 3355.57 7452.86 3351.79 7458.71 4 1   265.12 2 3 (R) +NE B 3348.22 7459.01 3353.42 7451.49 4 1   266.12 2 3 (R) +NE B 3358.86 7444.50 3403.80 7436.39 4 1   266.12 2 3 (R) +NE B 3405.89 7429.69 3411.30 7422.38 4 1   267.12 2 3 (DR) +W B 3240.82 7820.40 3300.42 7815.26 4 1   268,12 2 3 (DR) +N R 520.69 020.03 251.67 01.4 2 1	261.12	2	3	(DR)	+NE	B	3146.81	8021.99	3143.09	8025.48	4	1
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	262.12	2	3	(R)	+NE	В	3248.14	7823.00	3242.96	7824.66	4	1
$ \begin{bmatrix} 2 & 3 & (R) & +NE & B & 3348.22 & 7459.01 & 3353.42 & 7451.49 & 4 & 1 \\ 265.12 & 2 & 3 & (R) & +NE & B & 3358.86 & 7444.50 & 3403.80 & 7436.39 & 4 & 1 \\ 266.12 & 2 & 3 & (R) & +NE & B & 3358.86 & 7444.50 & 3403.80 & 7436.39 & 4 & 1 \\ 267.12 & 2 & 3 & (R) & +NE & B & 3405.89 & 7429.69 & 3411.30 & 7422.38 & 4 & 1 \\ 268.12 & 2 & 3 & (DR) & +W & B & 3240.82 & 7820.40 & 3300.42 & 7815.26 & 4 & 1 \\ 268.12 & 2 & 3 & (DR) & +N & B & 3240.82 & 7820.40 & 3300.42 & 7815.26 & 4 & 1 \\ \end{bmatrix} $	203.12	2	3	(R)	+NE	B	3355.57	7452.86	3351.79	7458.71	4	1
$ \begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	201.12		3	(R)	+NE	B	3348.22	7459.01	3353.42	7451.49	4	
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	266 12		<b>د</b>	(K) (P)	+NE	B	3338.86	7494.50	3403.80	7430.39	4	
	267.12	2	3		+W	B	3240 87	7820.40	3300 42	7815.26	4	
	268.12	2	3	(R)	+N	B	2520.69	9020.93	2518.67	9039.14	2	li l

N	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
269.12		2	3	(R)	+N	B	2512.94	9057.68	2511.51	9115.10	2	1
270.12		2	3	(DR)	+NE	В	2441.27	8959.29	2429.40	9008.48	2	1
271.12		2	3	(DR)	+NE	B	2427.07	9000.04	2417.92	9008.14	2	1
272.12		2	3	(DR)	+NE	В	2415.21	9009.69	2408.14	9010.90	2	1
273.12		2	3	(DR)	+S₩	B	2412.04	9026.80	2422.58	9018.44	4	1
274.12		2	3	(DR)	+SW	B	2527.61	8906.31	2459.47	8927.34	4	1
275.12		2	3	(R)	+S	B	2804.31	8327.39	2804.36	8330.98	4	1
276.12		2	3	(R)	+S	В	2804.42	8332.65	2804.45	8335.41	4	1

Примечание. 1 - Nakata, Kizaki, 1986; 2 - Nakata, 1989; 3 - Valdiya, 1986; 4 - Yeats et al., 1992.

# Приложение 12.1

### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

### Appendix 12.1

# Manifestations of fault activity and methods of offset dating

N₂	Sign	Ne	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign
1.12	OT,OF	70.12	RM,RS	139.12	OT	208.12	RS.RM
2.12	от	71.12	RM,RS	140.12	от	209.12	RS,RM
3.12	RS	72.12	RM,RS	141.12	от	210.12	RS.RM
4.12	RS	73.12	RM.RS	142.12	RM.RS	211.12	RS.RM
5.12	RS	74.12	RM.RS	143.12	RM.RS	212.12	RS.RM
6.12	RS	75.12	RM.RS	144.12	RM.RS	213.12	RS.RM
7.12	OT.RS	76.12	RM.RS	145.12	RM.RS	214.12	RS.RM
8.12	IRS	77.12	RM.RS	146.12	RM.RS	215.12	RS.RM
9.12	RS	78.12	RM.RS	147.12	RM.RS	216.12	RS.RM
10.12	RS	79.12	RM.RS	148.12	RMRS	217.12	RS.RM
11.12	RS	80.12	RM.RS	149.12	RM.RS	218.12	RS.RM
12.12	RS	81.12	RM.RS	150.12	RM.RS	219.12	RS.RM
13.12	RS	82.12	RM.RS	151.12	RM.RS	220.12	RS.RM
14.12	RS.RM	83.12	RM.RS	152.12	RM.RS	221.12	RS.RM
15.12	RS	84.12	RM.RS	153.12	RM.RS	222.12	RS.RM
16.12	RS.RM	85.12	RM.RS	154.12	RM.RS	223.12	RS.RM
17.12	RS.RM	86.12	RM.RS	155.12	RM.RS	224.12	RM.RS
18.12	RS.RM	87.12	RM.RS	156.12	RM.RS	225.12	RM.RS
19.12	RS.RM	88.12	RM.RS	157.12	RMRS	226.12	RMRS
20.12	RS.RM	89.12	RM.RS	158.12	RMRS	227.12	RMRS
21.12	RS	90.12	RM.RS	159.12	OF.OC.OT	228.12	RMRS
22.12	RS	91.12	RM.RS	160.12	OF.OC.OT	229.12	RMRS
23.12	RS	92.12	RM.RS	161.12	OF.OC.OT	230.12	RMRS
24.12	RS	93.12	RM.RS	162.12	OF.OC.OT	231.12	RMRS
25.12	RS ·	94.12	RM.RS	163.12	OF.OC.OT	232.12	RMRS
26.12	от	95.12	RM.RS	164.12	OF.OC.OT	233 12	RMRS
27.12	RS.RM	96.12	RM.RS	165.12	OF.OC.OT.DC	234.12	RM.RS
28.12	RS.RM	97.12	RM.RS	166.12	OF.OC.OT	235.12	RS.RM
29.12	OT.OF	98.12	RS.RM	167.12	OF.OC.OT	236.12	RS.RM
30.12	OT.OF	99.12	στ	168.12	RM.RS	237.12	RS.RM
31.12	OT.OF	100.12	от	169.12	OF.OC.OT	238.12	RS.RM
32.12	RS.RM	101.12	от	170.12	OF.OC.OT	239.12	RS.RM
33.12	RS.RM	102.12	от	171.12	OF.OC.OT	240.12	RS.RM
34.12	RS.RM	103.12	OT.OC	172.12	OF.OC.OT	241.12	RS.RM
35.12	OT.OF	104.12	OT.RS.OD	173.12	OF.OC.OT	242.12	RS.RM
36.12	RS	105.12	RS.RM	174.12	OF.OC.OT	243.12	RS.RM
37.12	RS	106.12	RS.RM	175.12	OF.OC.OT	244.12	RS.RM
38.12	OD	107.12	RS.RM	176.12	OF.OC.OT	245.12	RS.RM
39.12	OD	108.12	RS.RM	177.12	OF.OC.OT	246.12	RS.RM
40.12	OD	109.12	RS.RM	178.12	OF.OC.OT	247.12	RS.RM
41.12	OD	110.12	RS.RM	179.12	OF.OC.OT	248.12	RS.RM
42.12	RS.RM	111.12	RS.RM	180.12	OF.OC.OT	249.12	RS.RM
43.12	RSRM	112.12	RSRM	181.12	OF OC OT	250.12	RS.RM
44.12	RS.RM	113.12	RS.RM	182.12	OF.OC.OT	251.12	RS.RM
45.12	OT.RG	114.12	RS.RM	183.12	OF.OC.OT	252.12	RS.RM
46 12	RS	11512	RS.RM	184.12	OF OC OT	253.12	RS.RM
47 12	RSRMOT	116 12	OFOT	185.12	OFOCOT	254.12	RS.RM
48 12	RSRMOT	11712	OFOT	186 12	OF OC OT	255 12	RSRM
40 12	OT RG	118 12	OFOT	187 12	OF OC OT	256 12	RSRM
50 12	RSRM	119 12	OFOT	188 12	OFOCOT	257 12	RSRM
50.12	100,1011	117.14	0.,01	100.12	01,00,01		,

	Sign	N⊵	Sign	No	Sign	N₂	Sign
51 12	RS,RM	120.12	RM,RS	189.12	OF,OD;CR	258.12	RS,RM
52 12	RS,RM	121.12	OT,OF	190.12	OC,OF,OD	259.12	RS,RM
53 12	RS,RM	122.12	OT,OF	191.12	OC,OF,OD	260.12	RS,RM
54 12	RS,RM	123.12	OT,OF	192.12	OC,OF,OD	261.12	RS,RM
55 12	RS,RM	124.12	OT,OF	193.12	OC,OF,OD	262.12	RS,RM
56.12	OD .	125.12	OT,OF	194.12	RS	263.12	RS,RM
57.12	RM,RS	126.12	RS,RM	195.12	RS	264.12	RS,RM
58.12	ОТ	127.12	RS,RM	196.12	RM,RS	265.12	RS,RM
59.12	ОТ	128.12	RS,RM	197.12	RM,RS	266.12	RS,RM
60.12	ОТ	129.12	RS,RM	198.12	RM,RS	267.12	RS,RM
61.12	от	130.12	RS,RM	199.12	RS,RM	268.12	RS,RM
62.12	RM,RS	131.12	RS,RM	200.12	RS,RM	269.12	RS,RM
63.12	OT,RS	132.12	RS,RM	201.12	RS,RM	270.12	RS,RM
64.12	RM,RS	133.12	RS,RM	202.12	RS,RM	271.12	RS,RM
65.12	RM,RS	134.12	RS,RM	203.12	RS,RM	272.12	RS,RM
66.12	RM,RS	135.12	RS,RM	204.12	RS,RM	273.12	RS,RM
67.12	RM,RS	136.12	ОТ	205.12	RS,RM	274.12	RS,RM
68.12	RM,RS	137.12	ОТ	206.12	RS,RM	275.12	RT,RM
69.12	RM,RS	138.12	ОТ	207.12	RS,RM	276.12	RM,RS

#### Наклоны плоскостей разломов

#### Appendix 12.2

Приложение 12.2

# Dip of faults

No	An-As	Site
59.12	40 40 NN	
165.12	70 70 SS	
189.12	70 70 NN	

### Приложение 12.3

# Амплитуды и скорости перемещений по разломам

# Appendix 12.3

### Offsets and rates of motion on faults

N₂	Md	T	<u>v</u>	Site	.N₂	Md	Τ	V	Site
1.12	V55 55	5000yrs			104.12	V12 15	20000-27000yrs	VV1 2	
2.12	V20 20	2500-10000yrs	VV1 2		136.12		1965-1976	VT4.7 5.7*	
7.12		Q4	VV1.7 1.7		137.12		1965-1976	VT4.7 5.7*	
45.12		1974-1979	VT1 5.6*		138.12		1965-1976	VT4.7 5.7•	
49.12	D250 250				139.12		1965-1976	VT4.7 5.7*	
	V150 150				140.12		1965-1976	VT4.7 5.7*	
		04	VT9.2 9.2		141.12		1965-1976	VT4.7 5.7*	
59.12	V25 25	Õ4	VV2.5 3		165.12	4	04	VV2 2.5	
63.12	V18.5 18.5	(Ò4)			173.12	V15 20	<b>03-04</b>	VV1.2 1.2	
103.12		Q42	VV8 8			D250 250			

#### Приложение 12.5

### Прочие сведения о разломах

# Appendix 12.5

#### Other data on faults

No	Data
1.12	The N-trending lateral shortening is 10-15 mm/yr in the Himalayan Front f.z. [3]
2.12	Tilted Rangamati depositional surface. Fault escarpment 90 m high. The N-trending lateral shortening is 10-15 mm/yr in the Himalayan
	Front f.z. [3]
3.12	
4.12	The N-trending lateral shortening is $10-15$ mm/vr in the Himalavan Front f z (3)
5.12	
0.12	
[7.12	Back tilted higher terrace 4 degrees NE. The N-trending lateral shortening is 10-15 mm/yr in the Himalayan Front f.z. [3]

N₂	Data
8.12	The thrust or reverse component of motion is possible. The N-trending lateral shortening is 10-15 mm/yr in the Himalayan Front f.z. [3]
9.12	
10.12	
12.12	
13.12	The N tending lateral shortening is 10.15 mm/v/ in the Himpleyan Front fig. (2)
14.12	The N-dending fateral shortening is 10-15 milloy in the miniatayan From L.2. [5]
15.12	
16.12	
18 12	
19.12	
20.12	
21.12	
23.12	
25.12	The N-trending lateral shortening is 10-15 mm/yr in the Himalayan Front f.z. [3]
26.12	
27.12	
28.12	
29.12	
31.12	
32.12	· ·
33.12	
34.12	The N-trending lateral shortening is 10-15 mm/yr in the Himalayan Front f.z. [3]
35.12	
37.12	
38.12	
39.12	
40.12	
41.12	The N-trending lateral shortening is $10-15$ mm/yr in the Himalayan Front f z [3]
43.12	
44.12	
45.12	The thrust or reverse component of motion is possible. The N-trending lateral shortening is 10-15 mm/yr in the Himalayan Front f.z.; the
46.12	lateral shortening has been 1-5.0 mm/yr * during 19/4-19/9 [5] The N-trending lateral chortening is 10-15 mm/yr in the Himpleyen Front f.r. [3]
47.12	The N-denter later later is a f 10 16 mm/s is the Ukralavan Frank (2)
48.12	The in-trending lateral shortening is of 10-15 min/yr in the Himalayan Front 1.2. [5]
49.12	Deformed Pinjore surface with vertical magnitude of 150 m probably after last Glacial (Q3). Course of the Rausalia river seams to have been diverted right-laterally about 250m. The N-trending lateral shortening is 10-15 mm/yr in the Himeleyan Front f.z. [3]
50.12	
51.12	
52.12	
53.12	The N-trending lateral shortening is 10-15 mm/yr in the Himalayan Front f.z. [3]
55.12	
56.12	
57.12	The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
58.12	Deformed Gorubathan surface with vertical magnitude of 350 m. The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z.
59 17	Deformed Highex river terrace 04 with vertical offset of 25 m. The N-trending lateral shortening is 5.7 mm/vr in the Main Poundary f.7 [2]
60.12	The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
61.12	Near fault basin. The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
62.12	The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
63.12	Deformed lower river terrace with vertical magnitude 18.5 m. Deformed middle river terrace with vertical magnitude 36 m. The N-trending
64.13	lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
65.12	The N-trending lateral shortening across the Main Boundary f.z. is 5-7 mm/yr [3]
66.12	
67.12	
68.12	
69.12 70.12	
71 12	The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
72.12	
73.12	
74.12	
75.12	

I Ne	Data
76.12	
77.12	
78.12	
79.12	
80.12	The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
81.12	
82.12	
83.12	
85.12	
86.12	
87.12	
88.12	
89.12	The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
90.12	
91.12	
93.12	
94.12	
95.12	
96.12	
97.12	
98.12	The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
100 12	
101 12	
102.12	
103.12	
104.12	Q42. Pressure ridge and linear depression. Deformed fluvial deposits in historical time, dated by radicarbon as 1.400+-100 yrs BP. Dammed
	depression deposits $5/07-90$ yrs Br. Deposits, overnied by beel not dated 4007-9097 bp. Elevation of the ingrite terrace is $90$ m, of the middle terrace is $5.7$ mm/m in the
	Main Boundary (z. [3]
105.12	
106.12	
107.12	
108.12	
1109.12	The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
111 12	
112.12	
113.12	
114.12	
115.12	
110.12	
11812	
119.12	
120.12	The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
121.12	
122.12	
123.12	
124.12	
126.12	
127.12	
128.12	
129.12	The N-trending lateral chortaning is 5.7 mm/s in the Main Doundary for [2]
130.12	the re-menuing faceral shortening is 5-7 min/yr in the Main Doundary I.Z. [5]
131.12	
132.12	
133.12	
135 12	
136.12	
137.12	
138.12	The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
139.12	
140.12	
141.12	The douted component of motion in summand in the NI tree dim and NNING tree dim and a Nils Alite We will be a dim to a dim the second
1 74.14	is some versual component of motion is supposed in the N-trending and NNW-trending segments of the fault. The N-trending lateral shortening is some number of a some segments of the fault.
L	19 J-7 HURY I HI UN MAH DUMUALY L.L. [J]

Ne	Data
143.12	
144.12	
145.12	The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
146.12	
147.12	
149.12	The N-trending lateral shortening is 5-7 mm/yr in the Main Boundary f.z. [3]
150.12	
151.12	
152.12	
153.12	
154.12	
155.12	
150.12	The young N-trending lateral shortening is about 3 mm/yr in the Main Central thrust zone [3]
157.12	
150.12	
160 12	
161 12	
162.12	
163.12	
165.12	The high surfaces are displaced to 40-48 m. The lower surfaces are displaced to 1-5 m. The young N-trending lateral shortening is about 3
	mm/yr in the Main Central thrust zone [3]
166.12	
167.12	The young N-trending lateral shortening is about 3 mm/yr in the Main Central thrust zone [3]
168.12	
169.12	The thrust or reverse component of motion is possible
170.12	
171.12	
172.12	
175.12	
176 12	
177 12	
178.12	
179.12	The thrust or reverse component of motion is possible
180.12	
181.12	
182.12	
183.12	
184.12	
185.12	
186.12	
187.12	
188.12	The thrust or reverse component of motion is possible
189.12	30 m high scarplets



# Рис. 41. Активные разломы Китая

Цифрами указаны номера разломов в каталоге провинции

Figure 41. Active faults in China Numerals show fault numbers in the Catalog of the province

# 13. КИТАЙ

Основной каталог разломов провинции Данные систематизировали Динг Гуойю и А.И.Кожурин

#### 13. CHINA

Main catalog of faults in the province

Compiled by Ding Guoyu and A.I.Kozhurin

N	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
1.13	Qinling Mountain Northern	2	2	SN	+S	A	3510.23	10353.15	3409.77	10806.76	5610	3
	Front (Tieluzi) f.											
2.13		3	3	U		B	3511.70	10348.32	3600.35	10159.41	10	
3.13		3	3	U		С	3641.64	10010.93	3606.24	10146.59	10	
4.13		3	3	U		В	3438.73	10157.94	3521.78	10143.17	10	
5 13		3	3	Ŭ		B	3537.58	10124.17	3522.89	10132.86	10	
6 13		3	3	ŭ		Ř	3610.91	10110.42	3542 42	10123 78	10	
7 13		2	3	й		R	3629.02	10105 42	3704 94	10040 75	10	
9 12		2	2	ň		D	3716.04	10045 26	3807.61	10010 91	10	
0.13	Changma-Oilian f	1	2	S>D	+SM	۵ ۵	3651 80	10436 55	3040 01	0612.22	5 6 10 11	1245
10 12	Changma-Qinan I.	2	2	J-K D	Lew	ĉ	2858 20	0042 70	2054.06	0710.67		1345
10.15		2	2	R D	LCW	č	2026.02	7742.77 0006.61	3734.70	9719.07	10	
12.13		2	2	R D		č	3920.93	10032 56	2072 65	0021 44	10	
12.13		2	2	R D	10W	č	2752 22	10032.30	3743.03	10021 54	10	
14.12		12	2		73W	č	3732.22	10137.33	3820.07	10144.37	10	
14.13		2	2	CD CD		C	3728.00	10249.39	3734.70	10144.37	10	
15.13		4	2	SK	+3		3728.23	10349.58	3723.00	10225.97	5 10	1
10.13		2	5	SK	+w	-	3/31.4/	10426.50	3/30.58	10355.06	5 10	1
17.13		3	3	U		B	3925.61	10159.98	4007.98	10451.96	10	1
18.13		3	3	U		C	3628.02	9413.15	3605.92	9858.68	10	
19.13		3	3	U	]	В	3605.67	9907.62	3523.83	9937.49	10	
20.13		3	3	U		В	3652.46	9847.76	3609.71	9911.31	10	
21.13		3	3	U		В	3632.15	9915.06	3736.15	9837.71	10	
22.13		3	3	U		В	3727.73	9826.08	3841.90	9749.07	10	
23.13		3	3	U		В	3810.07	9736.95	3837.75	9643.99	10	
24.13		3	3	U		В	3833.84	9658.23	3929.09	9503.93	10	
25.13		3	3	U		В	3835.82	9824.07	3939.73	9613.80	10	
26.13		3	3	U		B	3557.53	8923.95	3545.71	8646.10	10	
27.13		3	3	U		В	3545.59	8644.05	3537.25	8547.66	10	
28.13		3	3	U		В	3520.09	8411.91	3537.16	8546.29	10	
29.13		3	3	U		B	3710.82	8708.04	3646.26	9007.67	10	
30.13		3	3	U		С	3642.18	9053.20	3646.30	9009.07	10	
31.13		3	3	Ŭ		Ċ	4026.19	9916.74	4032.56	9408.99	10	
32.13		3	3	R	+S	B	3928.17	9344.41	3924.14	9139.49	10	
33.13		3	3	R	+S	B	3911.71	9205.84	3910.10	9109.00	10	
34 13		3	3	R	+5	R	3909 30	9057 51	3746 76	8619 34	10	
35 13	Altun (Altyn Tagh, Arijn) f z	2	2	ŝ		Ā	4000 99	9958 45	3957 59	9651 71	6 10	13
36 13	Altun (Altvn Tagh, Arijn) fz	2	ĩ	Š		Â	3957 59	9651 71	3922.24	9335.06	5610	1234
37 13	Altun (Altyn Tegh, Arijn) f.z.	2	i	š	1	R	3004.28	0211.08	3021 70	0333.67	6 10	1
38 13	Altun (Altyn Tagh, Arjin) f.z.	2	i	s	1 1	۵ ۵	3015 80	0333.67	3857 73	0205 52	5610	12
20 12	Altun (Altun Tegh, Arijn) 1.2.	2	1	s		Â	2855 40	0151.04	2977 79	9027 22	5 6 10	12
40.13	Altun (Altun Tegh, Arjin) 1.2.	2	1	6		Â	2827.04	9002.20	2927.59	8021.52	5610	12
40.13	Altun (Altun Tech, Asiin) f.z.	1		3 C			3707 34	8500 61	3021.30	0731.32 9003.60	5 6 10	13
42.13	Altun (Altur Tosh Asiin) f.z.	1	1	3 6		<b>^</b>	3707.20	9610 96	3622.70	0702.37	2 10 11	1.34
42.13	Altur (Altur Tagh, Aljin) I.Z.	2		3			3720.30	8120.62	3555.57	8200.21	6 10 11	14
43.13	Altun (Altyn Tagn, Arjin) I.z.	2	1	5		D	3549.00	8130.02	3554.84	8204.84	0 10	1
44.13		2	2	3		В	3549.55	8120.37	3622.18	//30.44	10	
45.13		2	2	U		В	3624.23	7710.35	3640.67	7605.09	10	
46.13		2	3	U		В	3924.96	8833.68	3947.20	8952.66	10	
47.13		2	3	U		C	4033.13	9238.02	3947.78	8954.08	10	
48.13		2	3	U		С	3921.76	8746.20	3753.92	8622.14	10	
49.13		2	3	U		С	3700.94	8235.64	3901.97	8726.30	10	
50.13		2	3	R	+S	B	3610.12	8132.04	3636.89	8312.91	10	
51.13		2	3	R	+SW	В	3649.35	7930.27	3634.94	8045.85	10	
52.13		2	3	R	+SW	С	3623.65	8112.10	3634.41	8047.24	10	
53.13		2	3	R	+SW	В	3703.79	7726.91	3656.18	7848.48	10	
54.13		2	3	R	+SW	С	3632.07	7933.45	3655.67	7849.89	10	
55.13		2	3	U		В	3440.66	7842.86	3509.49	7803.91	10	
56.13		2	2	U		В	3527.88	7744.07	3657.94	7538.86	10	
57.13		3	3	Ú		B	3523.98	7759.21	3455.60	8010.15	10	
58 13		3	3	Ū		R	3446.66	8045.34	3451.76	8004.81	10	
59 13		5	3	Ň	+NW	č	3430 31	8028 01	3604 35	8233 72	10	
60 12		5	ž	N	+SF	Ř	3432.06	8049 49	3508 30	8138 67	10	
00.13		. ~ !	-			-	0.00			1 3130.07	1	1

	Name	t	V	Se	Up	R	Y	λ	Y	λ	Re	NN
61.13		2	3	(D)		В	3632.73	7650.54	3746.95	7555.45	10	
62.13	Keping f.z.; Yisilake-Kalawuer f.	2	3	R	+N	В	3954.71	7630.64	3949.64	7510.79	10 11	14
63.13	Keping f.z.; Yisilake-Kalawuer f.	2	3	R	+N	B	4001.24	7736.07	3956.40	7647.16	10,11	14
64.13	Keping f.z.; Atushi f.	2	2	R	+N	В	3944.01	7606.83	3935.09	7512.75	6 10 11	15
65.13	Keping f.z.; Atushi f.	2	3	R	+N	B	3950.77	7748.89	3942.82	7617.74	6 10 11	15
66.13	Keping f.z.; Atushi f.	2	2	K	+NW	В	4108.31	8038.42	3948.78	7755.48	6 10 11	15
67.13		2	2	K	+N	B	4211.47	8405.30	4130.03	8031.10	10	
68.13		2	2				4019.11	9001.96	1050.08	7652 82	10	
69.13		2	2	н П		R	4133.11	8758 14	4720.00	8345 00	10	
71 13		2	2	U U		B	4147.53	8603.30	4111.07	9223.05	610	5
72 13		3	3	Ř	+NE	B	4053.61	8755.17	4120.66	8646.09	10	Ĩ
73 13		3	3	R	+N	B	4111.32	9116.54	4053.64	8804.17	10	
74.13		3	3	Ū		В	4128.80	9411.20	4112.89	9243.81	10	
75.13		3	3	U		В	4137.41	9505.24	4129.22	9415.68	10	
76.13		3	3	U		С	4224.95	9847.64	4143.32	9522.78	10	
77.13		3	3	U		B	4235.07	9654.01	4157.97	9454.65	10	
78.13		3	3	U		B	4131.07	9233.29	4143.26	9420.18	10	
79.13		3	3	U		В	4203.10	9206.64	4201.39	9356.52	10	
80.13		3	3	U		B	4321.10	8515.00	4234.95	7943.48	10	
81.13		2	3	U		B	4251.97	7949.32	4326.88	8344.17	10	
82.13		2	3			В	4328.16	8330.15	4337.86	8428.34	10	
83.13		2	2		+5W	A	4414.10	8339.76	4300.74	8619.24	10 11	14
84.13		4	2		+5W	B	4414./1	8340.00	4044.00	8207.68	10 11	1
85.13		5	2		10	в	4100.0/	8928.93	4300.00	8619.57	10	<i>.</i>
86.13		2	2	R	T3	A	4337.27	8532.01	4411.80	8409.10	0 10	5
87.13		2	2			Å	4327.06	8702 20	4347.84	8500.04	6 10	5
80.13		2	2		24	Å	4340.54	8030.02	4351.00	8713 30	6 10	5
00.13		2	3	R	+9	Â	4330 53	0110 50	4346 33	9073 70	6 10	5
01 13		2	3	R	+5	R	4339.55	8946.98	4346 33	9023.70	10	5
92 13		2	ž	R	+5	R	4257 72	8828 48	4249 80	8735 75	10	
93.13		2	3	R	+5	B	4252.36	8954.07	4258 45	8845 12	10	
94.13		2	3	R	+SE	č	4318.98	9157.23	4251 28	8959 37	10	
95.13		2	3	R	+5	B	4248.00	9346.83	4320.30	9136.71	10	
96.13		2	3	R	+S	В	4250.72	9459.60	4247.94	9349.10	10	
97.13		2	3	R	+S	В	4319.39	9334.69	4336.82	9208.37	10	
98.13		2	3	R	+S	С	4300.99	9517.74	4317.72	9336.13	10	
99.13		3	3	U		С	4413.62	9257.94	4323.94	9041.16	10	
100.13		3	3	U		В	4656.76	8648.57	4504.87	8244.22	10	
101.13		3	3	U		В	4659.17	8513.62	4533.30	8217.40	10	
102.13	Irtysh f. (south-castern strand)	2	2	DR	+NE	В	4842.73	8523.89	4652.80	8948.15	10	15
103.13	Keketuohai (Koktokay)-Ertai f.	1	1	D>>	+E	Α	4553.17	9019.21	4718.20	8938.91	561114	12345
104.13	Keketuohai (Koktokay)-Ertai f.	2	1	D		A	4804.71	8924.80	4718.89	8938.89	5 14	
105.13	Keketuohai (Koktokay)-Ertai f.	2	1	D		A	4547.74	9026.04	4555.65	9015.95	5 14	
106.13	Keketuohai (Koktokay)-Ertai f.	2	2	D		B	4550.47	9024.73	4507.04	9045.83	5 14	
107.13		2	2			В	4437.14	9214.01	4511.82	9044.23	10	
108.13		2	3	U		B	4436.47	9229.37	4401.73	9319.01	10	
1109.13		2	5		0.0	C	4259.71	9016.83	4401.15	9320.52	10	
111112	Huma f		2	ĸ	TNE	A	4000.27	9057.29	4030.30	8958.03	5 10	
112 12	Huva f	2	2	6		D	243/.8/	8419 21	2419.85	1000.00	0 10	1
112.13	1147 <b>4</b> 1.	2	2	3 11		D Q	3502 00	0410.21 9477 90	2512 60	8517 20	010	1
1114 13		2	2			D	2507.92	0056 46	2512.30	8317.39		1.4
115.13		5	2			ĉ	3458 40	9105 71	3451 02	0110.13 0154.04	10	1.4
116.13		2	2	lŭ		Ř	3351 00	9543 68	3451.01	9704.50	10	
117.13	Xianshuibe f z · Lubuo f	5	2	ŭ		R	3136.42	10026 32	3216.08	0030 44	5	
118.13	Xianshuihe f.z.; Ganzi-Yushu f.	2	ĩ	S		Ā	3344 47	9555 91	3130 78	10015 67	25610	135
119.13	Xianshuihe f z : Ganzi-Yushu f	2	3	(S)		B	3138 23	9952.84	3132.20	10013.07	2 3 0 10	1
120.13	Xianshuihe f.z.: Zheduotang f.	2	2	S		Ā	3010.68	10144.34	2959.18	10154 41	2	14
121.13	Xianshuihe f.z.: Xianshuihe f.	ī	ī	s		A	3147.51	10003.71	3032.47	10130.47	256101	12345
122.13	Xianshuihe f.z.; Yalahe f.	2	2	SN	+SW	Ā	3032.89	10131.01	3018.76	10149.18	2	13
123.13	Xianshuihe f.z.; Selaha (Kangding) f.	2	2	S		Ā	3022.56	10135.04	2950.78	10202.02	2	145
124.13	Xianshuihe f.z.; Moxi f.	2	2	S		A	2951.53	10202.16	2931.96	10207.79	2	13
125.13	Xianshuihe f.z.; Moxi f.	2	2	S	i i	C	2931.96	10207.79	2859.63	10213.97	2	1
126.13	Anning f.z.	2	2	S			2924.27	10216.89	2602.74	10205.96	256	13
127.13	Anning f.z.	2	3	U		В	2804.83	10210.46	2647.46	10138.15	2	
128.13	Anning f.z.	2	3	U		В	2718.99	10156.68	2641.32	10153.67	56	
129.13	Anning f.z.	3	3	S		В	2446.26	10209.11	2539.98	10209.82	6 10	
130.13	Anning f.z.	3	3	S		В	2606.84	10210.49	2541.08	10209.85	6 10	
131.13	Anning f.z.	3	3	S		В	2606.21	10144.79	2502.13	10139.89	6 10	

Китай

N	Name	t	v	Se	Up	Ŕ	γ	λ	γ	λ	Re	
132.13	Zemuhe f.	2	1	S		A	2752.52	10216.20	2627.37	10314.51	2610	13
133.13	Xiaojiang f.z.	2	2	S		A	2627.37	10314.51	2446.87	10259.43	2610	13
134.13	Xiaojiang f.z.	2	2	S		В	2627.37	10314.51	2314.80	10309.48	2	1
135.13	,	2	3	S		В	3042.57	10007.09	2842.21	10122.92	2	li l
136.13		2	3	(D)		Ĉ	2432.81	10222.61	2359.61	10256.38	10	
137.13		2	3	) (D)		Č	2455.12	10132.51	2313.32	10338.73	10	1
138.13	Xidatan-Tuosuohu-Magu, Arnimaging f.	2	1	Š	1	Ă	3538.51	9621.72	3600.32	9121.69	67	135
139.13	Xidatan-Tuosuohu-Magu, Arnimaging f.	2	2	S		C	3600.32	9121.69	3625.64	8916.90	7	1
140.13	Xidatan-Tuosuohu-Magu, Arnimaging f.	2	1	s	1	Ă	3533.57	9716.03	3546.80	9514.57	6711	134
141.13	Xidatan-Tuosuohu-Magu, Arnimaging f.	2	2	s		A	3514.32	9839.74	3535.61	9728.64	67	13
142.13	Xidatan-Tuosuohu-Magu, Arnimaging f.	2	2	s		A	3443.07	9952.03	3518.28	9840.76	67	13
143.13	Xidatan-Tuosuohu-Magu, Arnimaging f.	2	2	Ū		C	3443.07	9952.03	3351.21	10210.42	7	
144.13	Kunlun strike-slip f.z.; Arnimaging (Kunlun) f.	3	2	S	1	B	3342.83	10353.41	3407.50	10223.70	6 10	<b>h</b>
145.13	Kunlun strike-slip f.z.; Arnimaging (Kunlun) f.	3	2	S		С	3332.98	10425.16	3342.33	10354.77	6 10	1
146.13	Kunlun strike-slip f.z.; Kunlun Pass f.	2	1	S>>R	+N	A	3515.92	9525.39	3539.41	9359.92	7	13
147.13	Kunlun strike-slip f.z.; Kunlun Pass f.	2	1	SR	+N	C	3423.47	9644.79	3515.92	9525.39	7	
148.13		2	3	U	-	B	3145.55	10357.40	3003.58	10225.31	10 15	
149.13		2	3	Ū		C	3204.69	10355.48	3257.67	10435.88	10	
150.13		3	3	Ū		B	3032.93	10256.19	3107.01	10325.87	10	
151.13		3	3	Ū		B	3152.79	10430.60	3111.46	10329.51	10	
152.13	Longmenshan f.z.	3	3	TR	+NW	B	2942.09	10208.90	3125.05	10404.47	6 10	h
153.13	Longmenshan f.z.	3	3	U		B	3100.17	10346.23	3059.37	10323.69	6 10	li 1
154.13		3	3	TR	+NW	Ē	2925.35	10341.30	3048.30	10428.76	10.15	li l
155.13		2	3	U		В	2822.71	10349.27	2924.07	10236.71	10	ľ
156.13		2	3	R	+E	B	2841.51	10317.62	2755.38	10325.01	10	
157.13		3	3	Ū	-	B	2718.18	10246.71	2749.39	10323.45	10	
158.13		3	3	Ŭ		B	2844.04	10432.87	2751.66	10326.45	10	
159.13		3	3	Ū		B	3432.48	8237.74	3402.33	8202.83	10	
160.13		3	3	Ū		B	3411.26	8221.19	3349.77	8235.36	10	
161.13		3	3	Ŭ		B	3319.22	8202.18	3359.53	8246.12	10	
162.13		3	3	Ū		B	3116.51	8317.53	3200.65	8244.20	10	
163.13		2	3	Ň	+SE	B	3111.82	8330.33	3144.00	8353.07	10	
164.13		3	3	U		B	3104.53	8333.24	3038.48	8356.06	10	1 1
165.13		3	3	Ū	1	В	2959.20	8435.65	3028.41	8404.43	10	
166.13	•	3	3	Ū	1	B	3400.39	8715.51	3231.72	8557.66	10	
167.13		3	3	Ū		Ī	3216.35	9026.37	3203.33	8854.94	10	
168.13		3	3	Ū		Ċ	3206.57	9218.57	3326.44	8918.25	10	
169.13		3	3	Ū		Ċ	3212.65	9327.52	3222.18	9222.17	10	
170.13		3	3	Ū		B	3201.50	9406.34	3207.86	9336.10	10	
171.13		3	3	Ū		B	3141.02	9545.05	3157.72	9427.99	10	
172.13		3	3	Ū		B	3112.55	9648.20	3137.64	9556.75	10	
173.13		3	3	U		B	3047.67	9718.44	3108.10	9655.20	10	
174.13		3	3	U		B	2725.81	9903.72	3040.21	9730.47	10	
175.13		3	3	R	+NE	В	2220.53	10201.55	2440.35	10035.09	10	
176.13		3	3	R	+NE	B	2211.67	10134.99	2406.78	10052.20	10	
177.13		5	3	U		B	3146.07	8947.15	3201.15	8906.92	10	
178.13	Bangong Lake-Dingging f.z.	3	3	U		B	2935.76	9718.90	3010.20	9557.41	6 10	1
179.13	Bangong Lake-Dingging f.z.	3	3	U		C	2935.30	9718.36	2737.28	9837.22	6 10	li l
180.13		3	3	S	1	B	2436.10	9836.70	2400.02	9756.32	10	5
181.13		2	3	U		B	2145.65	10030.04	2232.84	9954.91	10 13	
182.13		2	3	S		B	2200.66	10054.45	2132.96	10000.06	10	
183.13		2	3	S		B	2210.01	10136.13	2138.12	10100.04	10	
184.13		3	3	U		B	3048.99	9328.22	3035.42	9149.63	10	
185.13		2	3	U		B	3147.25	8633.66	3136.19	8654.99	10	
186.13		2	3	U		C	3147.67	8631.65	3159.47	8606.19	10	
187.13		2	3	N	+W	B	3147.58	8621.81	3113.80	8615.25	10	
188.13		2	3	N	+W	C	3102.48	8615.04	3112.73	8615.35	10	
189.13		2	3	N	+E	B	3106.33	8624.43	3005.37	8621.77	10	
190.13		2	3	N	+w	Ē	3041.53	8607.34	3001.90	8602.17	10	
191.13		2	3	N	+NW	B	2934.28	8743.88	3001.02	8801.71	10	1 1
192.13		2	3	N	+NW	B	3009.57	8811.36	3039.01	8831.21	10	1 I
193.13		$ \bar{2} $	3	N	+SF	B	2933.68	8813.28	3039.64	8844.75	10	1 1
194.13		2	3	N	+SW	B	2827.76	8539.30	2905.44	8507.84	10	1 I
195.13		2	3	l ü		B	3012.97	8506.95	2928.64	8457.70	10	
196.13		2	3	Ň	+E	B	2738 72	9143.33	2819.47	9150.77	10	1
197.13		2	3			B	2847.29	9201.27	2826.61	9155.59	10	
198 13		2	3	Ŭ.		R	2931 62	9358.81	2833 18	9349 13	10	
199 13		3	3	ŬŬ	j .	Ē	2813.31	9307.78	2730.35	9219.83	10	
200 13	Yarlung Zangbo f	3	3	Ŭ	1	Ř	2912.39	9004.54	2939 11	8507.89	10	h
201 13	Yarlung Zangbo f.	3	3	Ŭ	1	R	2917 77	9003.61	2945 34	8511.04	10	li l
202 13	Yarlung Zangbo f	12	2	u i	<b>!</b> .	R	2901 20	8753 42	2925 81	8511 31	10	li '
1-0-13			-		1	, <i>u</i>		1 0.00.74			1	1. 1

N	Name	t	V	Se	Up	R	Y	λ	γ	λ	Re	NN
202 13	Yarlung Zangbo f.	3	2	U		В	2910.47	9224.12	2915.52	9046.46	6 10	1
203.13	Varlung Zangho f.	3	2	Ū		C	2914.91	9044.58	2917.85	9020.20	6 10	1
204.13	Verlung Zangho f	3	2	Ū		Ĉ	2907.56	9243.28	2859.66	9346.98	6 10	li l
205.15		2	3	Ť	+NE	Ă	3017.68	8130.01	3235.38	7835.23	10	-
200.13		ĩ	3	Ť	+N	B	2918.55	8353.31	3005.25	8212.71	10	
207.15		2	ž	Ť	+N	č	3005.65	8211 35	3018 19	8144 66	liõ	
208.15		2	2	÷ i	+N	Ř	2000.60	8408 53	2853 72	8517 44	10	
209.15		2	2	Ť	±NI	B	2837 17	8610.68	2845 52	8530 43	10	
210.13		2	2	÷		D	2826 42	9733 20	2833.52	8670 47	10	
211.13		2	2	Ť		D	2020.42	8014 02	2033.02	9903 40	10	
212.13		2	2	T T		D	2020.49	0714.73	2027.30	002.40		
213.13		2	2	L T		D	2013.34	9143.42	2810.00	9032.38	10	
214.13		2	2	1	ŦΝ	B	2/3/.20	9149.01	2739.00	9249.82	10	
215.13		5	3	U		В	2040.58	9943.30	2824.75	9848.92	10	
216.13		2	3	U		В	2/33.48	10056.01	2/11.80	10029.89	10	
217.13		2	3	U		C	2839.09	10148.56	2734.63	10057.16	10	
218.13			2	SR	+SW	A	3341.43	9912.04	3300.62	9933.23	8 11	14
219.13		2	2	SR	+S₩	В	3035.01	10157.89	3300.62	9933.23	8	1
220.13		2	2	U		С	3239.38	10036.82	3433.30	9716.37	8	
221.13	Tso Nag Lake Graben Eastern Boundary f.	2	3	N	+E	B	3207.19	9134.29	3156.79	9131.07	7	1
222.13		2	3	S		В	3216.51	9152.46	3205.78	9127.36	7	14
223.13	Wenquan Graben Western Boundary f.	2	3	N	+W	A	3305.07	9150.65	3325.26	9200.38	7	135
224.13		2	3	Т	+N	С	3430.19	9255.44	3437.96	9228.01	7	15
225.13	Gengma-Lancang f.	1	3	(D)		A	2327.28	9927.87	2322.48	9929.47	13	14
226.13	Gengma-Lancang f.	1	.3	(D)		A	2322.13	9931.63	2257.34	9942.19	13	14
227.13	Gengma-Lancang f.	1	3	(D)		A	2256.42	9942.30	2232.84	9954.91	13	14
228.13	Gengma-Lancang f.	1	3	ÌD		A	2301.07	9934.21	2259.51	9936.08	13	14
229.13	Gengma-Lancang f.	I.	3	۵Ú		A	2300.17	9936.67	2245.22	9953.96	13	14
230 13	Karakorum f.z.	2	1	Ď		A	3042.82	8157.08	3014.26	8315.58	6 10	1
231 13	Karakorum f z	3	2	D		B	3017.89	8318.54	2943.60	8503.09	6 10	i
232 13	Karakorum fz	5	1	D		B	3505 24	7717 52	3414 42	7754 73	4	1
233 13	Karakorum f z	5	1	Ũ		Ē	3418 57	7801.65	3339 83	7843 73	la la	i
234 13	Karakorum f z	5	ĩ	ň		Ř	3410.09	7758 87	3227 16	7043.88	Å	i l
234.13	Karakorum f z	5	2	ň		Ĩ	3227 16	7943 88	3215.95	8000.00	4	li l
235.13	Karakorum f z	5	2	Ď		R	3244 74	7010 34	3215.92	7047 03	4	
1230.13	Karakorum f z	5	2		+SM		3215 31	7040 75	3154 46	8007 18	4	
237.13	Karakonum f.z.	5	5		ANE		2215.01	8002 56	2152.06	8014 20		
230.13	Karakorum 1.2.	1	2		TIVE		3213.49	8002.30	2049.29	8120.09	4	1
239.13	Karakorum f.z.	12	2		+ew		3122.20	8032.00	3046.38	8129.08	4	1
240.13	Karakorum I.Z.		2		W GT		3149.42	30008.99	3114.10	8030.29	4	
241.13	Karakorum I.Z.	2	2				3235.07	7923.05	3213.02	/928.95	4	]1
242.13	Karakorum I.Z.	12			TNE		3218.57	7934.00	3205.27	/938.54	4	{ <b>1</b>
243.13	Karakorum I.Z.		4	(DN)	TNE		3206.35	/943.23	3130.84	/944.23	4	1
244.13	Karakorum I.Z.		2	(UN)	+NE	C C	3153.93	/949.//	3131.15	8000.80	4	
245.13	Karakorum I.z.	2	2	0		В	3346.34	7932.77	3301.69	8040.75	4	
246.13	Karakorum I.z.	2	2	0		B	3303.37	8056.83	3255.46	8111.67	4	
247.13	Karakorum f.z.	2	2	U		B	3256.81	8127.89	3249.00	8139.13	4	1
248.13	Karakorum f.z.	2	2	U		B	3249.18	8142.20	3227.39	8200.66	4	11
249.13	Karakorum f.z.	2	2	U		B	3226.88	8158.06	3208.43	8224.43	4	1
250.13	Karakorum f.z.	2	2	U		C	3239.53	8147.39	3226.88	8158.06	4	1
251.13	Karakorum f.z.	2	2	U		В	3245.00	8206.32	3208.10	8344.39	4	li
252.13	Karakorum f.z.	2	2	U		С	3232.15	8234.97	3219.11	8254.29	4	11
253.13	Karakorum f.z.	2	2	U		В	3207.17	8339.64	3159.53	8359.71	4	1
254.13	Karakorum f.z.	2	2	U		С	3200.79	8404.00	3147.67	8426.88	4	<b>1</b>
255.13	Karakorum f.z.	2	2	U		В	3157.07	8443.84	3150.95	8459.35	4	1
256.13	Karakorum f.z.	2	2	U		В	3153.45	8508.82	3145.35	8521.32	4	1
257.13	Karakorum f.z.	2	2	U		В	3242.35	8039.36	3233.67	8116.67	4	1
258.13	Karakorum f.z.	2	2	U		В	3233.81	8118.85	3220.86	8142.76	4	1 1
259.13	Karakorum f.z.	2	2	U		В	3219.21	8145.96	3205.84	8238.59	4	1
260.13	Karakorum f.z.	2	2	บ		В	3207.75	8319.08	3157.76	8334.53	4	1
261.13	Karakorum f.z.	2	2	บ		В	3143.43	8701.70	3138.85	8716.54	4	1
262.13	Karakorum f.z., Kongur f.	2	2	D>N	+NE	A	3846.74	7501.77	3825.10	7514.15	9	13
263.13	Karakorum f.z., Muztagh f.	2	2	D>N	+NE	A	3822.98	7501.17	3803.73	7505.92	9	13
264.13	Karakorum f.z., East Taghman Basin	1	3	(D)N	+SE	A	3804.65	7516.78	3752.26	7513.84	9	134
1	Boundary f	Ē	1								Ĺ	
265.13	Kung Co half graben: Master f	2	2	N	+F	A	2908 83	8620.05	2900.20	8625 21	3	1235
266 12	King Co half graben: Master f	5	5	N	+E		2850 62	8675 80	2852 21	8627 04	1	1725
267 12	Kung Co half graben: Master f	5	5	N	10		2057.05	8679 55	2033.31	8670 44	12	1226
268 12	Kung Co half graben	15	2	IN N			2032.40	9420 02	2037.17	9429 20	2	15
260.13	Kung Co half graden	14	2	IN	TE		2033.90	8627.06	2017.14	0038.36	2	15
270 13	Kung Co hair graden		13	N	+E	B	2818.30	8037.90	2811.22	8033.23	2	15
270.13	Kung Co half graben	12	5	N	+W	L R	2903.08	8621.51	2856.38	8622.07	2	135
2/1.13		2	3	N	+NW	B	2845.99	8635.97	2838.38	8631.86	5	
14/2.13	Pum Qu f.	2	2	N	+E	A	2835.46	8742.85	2806.36	8722.44	3	135

Китай

	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
273.13		2	2	N	+E	В	2846.46	8755.02	2840.42	8752.88	3	15
274.13		2	3	U		В	2849.47	8749.91	2841.05	8750.87	3	1
275.13		2	3	N	+E	В	2840.04	8732.66	2830.25	8732.92	3	1
276.13		2	3	Ν	+W	В	2837.20	8741.56	2828.09	8738.39	3	1
277.13		2	3	N	+W	B	2821.02	8743.18	2807.10	8740.18	3	
278.13		2	3	N N	+SE	B	2853.91	8729.80	2845.45	8721.88	3	1
279.13	Yadong I., Yadong-Gulu rift	2	2	(N)	+SE	A	2811.38	8936.20	2/28.19	8923.03	3	135
280.13	1 adong I., 1 adong-Gulu rift	2	2	N	+5C		2823.34	8055 30	2816.37	8053 71	2	135
287 13	Nyeyo f.z., Yadong-Gulu rift	2	2	N	+E	Â	2833 97	8955.41	2823 26	8956.42	3	135
283.13	Nyeyo f.z., Yadong-Gulu rift	2	2	N	+E	Ā	2836.93	8954.94	2831.54	8954.48	3	135
284.13	Karila f.z., Yadong-Gulu rift;	2	2	N	+E	Α	2856.83	9007.93	2840.21	9005.63	3	13
285.13	Karila f.z., Yadong-Gulu rift;	2	2	N	+E	Α	2909.11	9012.05	2853.87	9006.05	3	13
286.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	В	2920.14	9016.48	2911.80	9015.10	3	1
287.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+NW	В	2939.73	9003.20	2937.28	9000.85	3	1
288.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+SE	B	2941.53	9006.02	2935.13	9001.12	3	
289.13	Yadong-Gulu rift	4	5	N	+3E	B	2938.09	9007.20	2934.73	9005.39	13	
290.13	Y adong-Gulu fin	2	2	NC	+3E		2938.44	9009.37	2933.34	9008.50	2	1245
291.13	Angang Graben Fastern Boundary f z	2	2	N	+E		2930.33	9017.82	2931 74	9015 11	3	135
293.13	Angang Graben Eastern Boundary f.z.	2	2	N	+E	A	2934.16	9015.89	2926.41	9016.63	3	135
294.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+W	B	2939.23	9019.32	2935.42	9017.51	3	1
295.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	B	2928.26	9023.63	2922.66	9024.33	3-	15
296.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	A	2944.09	9026.79	2930.01	<b>` 9022.25</b>	3	135
297.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	A	2949.03	9029.62	2945.37	9029.31	3	15
298.13	Yangbajain Graben Eastern Boundary f.	2	2	N	+E	A	3004.72	9032.56	2950.82	9031.84	3	135
299.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	B	3012.70	9038.40	3006.16	9032.46	3	15
300.13	Yangbajain Graben Western Boundary I.	2	4	N	+W	A	2933.09	9010.32	2939./3	9017.81	3	13
202 12	Yadang Gulu rift	2	2	N	+W		3014 47	9024.90	2930.31	0073 88	2	1255
302.13	Yadong-Gulu rift	2	2	N	+NW	R	3018.86	9040 39	3009.91	9029.88	1	li l
304.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+W	B	3016.71	9036.46	3012.24	9033.69	3	i
305.13	Damxung Corridor Southeastern Edge f.	2	2	S>>N	+SE	Ā	3013.35	9038.39	3009.93	9031.94	3	135
306.13	Yadong-Gulu rift	2	3	SN	+SE	В	3016.04	9044.11	3014.30	9036.20	3	1
307.13	Yadong-Gulu rift	2	3	SN	+SE	В	3017.77	9047.15	3017.22	9040.27	3	1
308.13	Yadong-Gulu rift	2	2	S>>N	+SE	A	3022.14	9056.58	3015.72	9045.09	3	135
309.13	Yadong-Gulu rift	2	2	N	+NW	A	3023.04	9045.63	3020.18	9041.71	3	135
310.13	Yadong-Gulu rift	2	2			в	3026.34	9048.94	3022.95	9043.91	3	15
21212	Yadong-Gulu rift	2	2	N			3027.29	9031.02	3020.13	9047.32	2	
313 13	Yadong-Gulu rift	2	2	SN	+NW	R	3029.17	9057.49	3026.40	9050 13	3	15
314.13	Yadong-Gulu rift	2	2	S>>N	+NW	B	3028.64	9058.93	3027.10	9053.65	3	15
315.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	B	2944.17	9022.52	2940.89	9021.31	3	15
316.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	В	2953.09	9026.03	2949.36	9025.57	3	15
317.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+W	В	2958.93	9028.92	2954.69	9028.77	3	1
318.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	A	2950.02	9021.07	2946.03	9020.54	3	135
319.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	B	2954.22	9022.79	2944.67	9021.01	3	15
320.13	Yadong-Gulu rift		2		+E	A	2955.84	9022.23	2948.79	9021.61	3	135
321.15	Tadong-Gulu rift	2	2	N	TE F	B	2933.90	9023.39	2949.33	9022.95	2	15
323 13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	B	2958 34	9023.84	2954 42	9023.08	3	15
324.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	B	2958.30	9020.54	2955.48	9019.99	3	15
325.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	В	3002.34	9024.96	2959.06	9023.97	3	15
326.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	B	3004.28	9024.25	3000.66	9021.70	3	15
327.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+E	B	3007.40	9028.24	3003.60	9026.66	3	15
328.13	Yadong-Gulu rift	2	2	SN	+SE	Α	2958.87	9024.28	2954.67	9008.55	3	135
329.13	Yadong-Gulu rift	2	2	S		B	2939.88	9019.15	2938.79	9015.43	3	
330.13	Yadong-Gulu rift	2	2	S		B	2945.75	9023.69	2944.12	9019.38	3	
1331.13	Yadong-Gulu riπ	2	2	5>>N	+NW	L R	3030.32	9101.19	3028.19	9057.20	2	13
332.13	Yadong-Gulu rift	2	2	52N			2021.22	9100.24	3031.28	9104.13	3	135
334 12	Yadong-Gulu rift	2	2	SN	+NW		3035 26	9113.40	3031 33	9106.01	13	1235
335 13	Yadong-Gulu rift	2	3	SN	+N	B	3034.57	9106.77	3030.12	9100.66	3	15
336.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+N	B	3036.63	9112.27	3035.16	9104.97	3	li
337.13	Yadong-Gulu rift	1	2	NS	+N	Ā	3037.20	9131.84	3035.79	9111.52	3	1345
338.13	Yadong-Gulu rift	2	3	S>N	+S	A	3036.88	9129.96	3036.27	9119.05	3	135
339.13	Yadong-Gulu rift	2	3	U		В	3031.23	9116.77	3029.57	9108.11	3	<b>µ</b>
340.13	Yadong-Gulu rift	2	3	U		B	3035.50	9134.40	3033.13	9125.81	3	1
341.13	Gulu Half Graben Western Edge Master f.	1	1	DN	+W	A	3056.26	9133.19	3037.13	9131.69	3	1345
342.13	Yadong-Gulu rift	2	3	N	+W	A	3055.41	9134.09	3053.01	9133.40	3	15
343.13	Yadong-Gulu ritt	1	2	N	+W	A	3106.77	9132.09	3033.34	9132.00	13 4	1343

N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN .
344.13		2	2	D		B	3118.37	9135.14	3114.07	9138.36	3	15
345.13		2	2	D		В	3116.28	9136.64	3110.42	9142.79	3	15
346.13		2	2	D		В	3111.01	9142.64	3100.68	9201.35	3	15
347.13		2	3	Ν	+E	В	3138.54	9110.58	3130.43	9107.44	3 ·	15
348.13		2	3	N	+E	A	3143.58	9113.63	3136.38	9111.31	3	135
349.13		2	3	N	+E	B	3154.05	9118.57	3138.15	9114.25	3	15.
350.13		2	3	N	+E	B	3150.38	9050.31	3134.09	9048.29	3	1
351.13		2	3	N	+W	B	3151.76	9043.19	3140.37	9040.78	3	1
352.13		2	3	N	+E	В	3114.07	9038.01	3104.32	9034.66	3	1
353.13		1	2	N	+NE	B	3054.88	9134.39	3102.66	9125.49	3	1
354.13	Beng Co f.z.		1	D		A	3057.93	9135.10	3109.01	9114.20	3411	1345
355.13	Beng Co f.z.		1	D		A	3128.59	9045.56	3117.47	9105.28	3411	1345
356.13	Beng Co f.z.	2	2	D		В	3134.78	9023.86	3130.28	9042.46	4	
357.13		2	2	5		В	3131.79	9132.97	3140.23	9159.24	4	145
358.13		2	2	0			3057.80	9155.70	3054.03	9207.17	4	
359.13		2	2	U			3057.04	9200.03	3033.32	9212.32	4	
360.13	T-1: 6-	2	2	D D			3033.07	9217.08	3047.73	9228.00	4	
361.13	JIAN I.Z. Tialifa	4	4				2047 94	9202.09	2029.06	9233.00	4	1245
362.13	JIBN 1.2. Tiolify					D	3047.04	9230.03	3036.00	0220 51	4	1545
303.13	Jiau I.Z. Jiali f.z	2	2			C	3036.57	0220 51	2025 02	9339.31	4	15
304.13	Jian I.Z. Vieli for	2	2	D D			2025 02	9339.31	2011 71	9407.02	4	
303.13	Jian 1.2. Guaring Co.f.z	2	1	D D			3120 81	9407.02	3121 44	9433.79	24	125
300.13	Gyaning Co 1.2.	2	2	N	TNE	D D	3130.81	8750.63	3110.64	8901 59	4	135
307.13	Gyaning Co 1.2.	2	2		TNE	פ	2122.44	8739.03	2114.15	9912 74	1	
260 12	Gyaring Co f.z.	1	1			. ▲	3058 68	8833 17	3048.06	8847 47	4	145
270 13	Gyaring Co f.z.	2	2	N	+F	R	3048.96	8847 47	3045 30	8848 08	4	1 1
271 13	Gyaring Co 1.2.	2	1	D			3052.02	8845 87	3042.30	8850 48	R 4	
377 13	Gyaring Co f.z.	2	i	D			3048 39	8850 10	3038.01	8906 49	R4	li l
373 13		2	3	Ň	+w	B	3108 20	8809 99	3056 30	8809 91	4	li l
374.13		2	3	N	+W	B	3049.75	8842.06	3040.09	8838.96	4	li l
375.13		2	3	(D)		Ē	3130.98	8913.42	3121.46	8928.15	4	li l
376.13		2	3	(D)		Ċ	3113.46	8941.21	3108.64	8951.41	4	li l
377.13		2	3	(D)		С	3104.84	9001.29	3054.05	9019.46	4	1
378.13		2	3	Ù		С	3027.87	8948.53	3033.53	9013.70	4	11
379.13		2	3	N(S)	+SE	В	3027.43	9018.98	3048.17	9107.58	4	1
380.13		2	3	Ň	+W	В	3116.50	9032.97	3103.51	9031.16	4	1
381.13		2	3	N	+E	В	3129.50	9136.57	3122.87	9132.76	4	1
382.13		2	2	(S)		B	3139.76	9201.79	3141.87	9209.40	4	11 1
383.13		2	3	(N)	+W	В	3138.31	9209.70	3143.11	9213.58	4	
384.13		2	2	(S)		В	3143.23	9214.63	3146.80	9232.39	4	1
385.13		2	3	D		В	2557.10	9952.50	2650.08	9927.89	15	1
386.13		2	3			В	2650.08	9927.89	2711.72	9914.85	15	1
387.13	Dzhongdian-Jianchuan (S)	2	3	S		B	2653.96	10002.56	2608.94	9946.30	15	11
	Lijiang-Jianchuan (N) f.		_			_						
388.13		2	3	U		B	2632.97	9955.98	2640.86	10003.58	1	1
389.13		2	3	U		B	2639.46	10001.34	2654.81	10008.00	1	1
390.13	Heqing-Eryan f.	2	3	N	+SE	B	2604.97	9958.85	2635.03	10013.93	15	1
391.13		2	3	N	+SE	B	2650.98	10018.09	2630.19	10013.35		
392.13		2	3	N	+w	B	2620.90	10032.56	2645.49	10033.96	1	
204.12		2	3	N	+w	B	2648.50	10034.85	2636.69	10039.23	1	
205 12		2	5	N	+E	В	2545.70	10037.24	2652.17	10034.97		
393.13			2	5		В	2550.04	10020.97	2003.20	10033.42		
307 12			2			В	2052.90	10013.30	2705.55	10029.78		
308 12		2	2				2000.00	10047.81	2/39.37	10002.17	4	
300 13		2	2			D	2/12.58	10003.88	2743.29	9940.57	4	
400 13		2	2	U U		č	2037.29	9937.03	2734.70	9822.30	10	
401 13		2	2	ñ			2/04.45	9022.37	2749.37	7620.47	4	
402 13		2	2	D D		Č	2627.85	0852.46	2/00.09	9830.20	4	
403 13		2	2	Ď		č	2027.85	9853.40	2447.40	9843.15	7	
404 13		2	2			R	2710.01	0718 43	2021.03	9633.40	16	1
405 13		5	2	ň		۲ ۲	2735 52	0602 42	2649 52	0730.71	16	
406 12		5	5	Т	+SE	R	2608 24	Q412 /4	2546.52	9406 71	16	
407 13		2	2	$ $ $\mathbf{n}$			2608.33	Q475 AK	2438.05	0346 31	16	
408 13	Parlung f	2	1	n d		B	3012 75	0457 02	2942 76	0552 07	4	h
409 13	Parlung f	2	2	n d			2943 76	9552.00	2812 30	9814 87	4	i
410.13	Po Ou f	ว็	5	n d		Ř	2953 57	9528 14	2815 02	9706 04	4	li l
411.13	Po Ou f	2	5	n		R	2814 02	9705 14	2802 50	9721 74	4	i
412.13	Po Ou f	2	2	n n		č	2801 50	9723 46	2741 13	9756 55	4	i
413.13	Po Ou f.	2	3			č	2806.46	9714.27	2625.40	9737.90	4	li l
		1 - 1	- 1						1		1.1	1 I

Китай

N	Name	t	۷	Se	Up	R	Ŷ	λ	Ŷ	λ	Re	NN
414.13		2	3	U		C -	2843.74	9800.37	2822.33	9842.35	4	1
415.13		2	2	D		B	2823.65	9848.29	2735.25	9941.19	4	1
416.13	Indo-Burman Range Thrust	2	2	Т	+E	B	2712.15	9652.13	2414.15	9302.82	4 12	

Примечание. 1 - Allen et al., 1984; 2 - Allen et al., 1991; 3 - Armijo et al., 1986; 4 - Armijo, Tapponnier, 1989; 5 - Atlas..., 1989; 6 - Ding Guoyu, 1984; 7 - Kidd, Molnar, 1988; 8 - Lithospheric Dynamic Map..., 1986; 9 - Liu et al., 1993; 10 - Map of major active faults..., 1992; 11 - Molnar, Deng Qidong, 1984; 12 - Ni et al., 1989; 13 - The Research Group..., 1989; 14 - Shi Jianbang et al., 1984; 15 - Wallace, Ta-Liang Teng, 1980; 16 -Кожурин А.И., новые данные.

#### Приложение 13.1

#### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

#### Appendix 13.1

#### Manifestations of fault activity and methods of offset dating

N₂	Sign	Ne	Sign	Ne	Sign	Ne	Sign
9.13	SI,RS,OF,OC,OD,RG,PS,HC,ER,FM	224.13	OF	286.13	SI,OF	350.13	SI,OF
15.13	SI,OF	225.13	ER	287.13	SI,OF	351.13	SI,OF
16.13	SI,OF	226.13	ER	288.13	SLOF	352.13	SI.OF
17.13	SI,OF	227.13	ER	289.13	SI.OF	353.13	SLOF
35.13	SI,RS,OF,OC,OT,OD	228.13	ER	290.13	SI,OF	354.13	RS,SI,OF,OT,OC,ER
36.13	SI,RS,OF,OC,OT,PS;TM	229.13	ER	291.13	SI.RS.OF.OT	355.13	RS.SI.OF.OT.OC.ER
37.13	SI,RS,OF	230.13	SI,OF	292.13	SI.RS.OF.OT	356.13	RS,SI
38.13	SI,RS,OF;CR	231.13	SI,OF	293.13	SI,RS,OF,OT;MC	357.13	RS,FM
39.13	SI,RS,OF,CR	232.13	SI	294.13	SI	358.13	RS,SI
40.13	SI,RS,OF;CR	233.13	SI	295.13	SI,OF	359.13	RS,SI
41.13	SI,RS,OF,OC,OT;TM	234.13	SI	296.13	SI,OF	360.13	RS,SI
42.13	SI,OF	235.13	SI	297.13	SI,OF	361.13	RS,SI
43.13	SI,OF	236.13	SI	298.13	SI,OF	362.13	RS,SI,OF,OC,PS;MC
62.13	OF	237.13	SI	299.13	SI,OF	363.13	RS,SI,OF,OC,PS;MC
63.13	OF	238.13	SI	300.13	SI,OF	364.13	RS,SI
64.13	OF	239.13	SI	301.13	SI,RS,OF,OT,(ER)	365.13	RS,SI
65.13	OF	240.13	SI	302.13	SI,RS,OF	366.13	OF,OT,OC,ER,RS,SI
66.13	OF	241.13	SI	303.13	SI,OF	367.13	RS,OF
83.13	SI,OF,ER	242.13	SI	304.13	SI,RS,OF	368.13	RS,OF
84.13	SI,OF	243.13	SI	305.13	SI,RS,OF,OT,OC	369.13	OF,OT,OC,ER,RS,SI
102.13	OF,RS	244.13	SI	306.13	SI,OF	370.13	OF,RS,HT
103.13	SI,RS,OF,OC,OT,OD,ER,RG,PS;CR	245.13	SI	307.13	SI,OF	371.13	RS,SI
111.13	SI,OF	246.13	SI	308.13	SI,OF,OT	372.13	RS,SI
112.13	SI,OF	247.13	SI	309.13	SI,OF	373.13	RS,OF
114.13	SI,OF	248.13	SI	310.13	SI,OF	374.13	RS,OF
118.13	SI,OF,HT,HC	249.13	SI	311.13	SI,OF	375.13	SI,OF
119.13	OF	250.13	SI	312.13	SI,OF	376.13	SI,OF
120.13	RS,OF,OC,OD,ER	251.13	SI	313.13	SI,OF	377.13	SI,OF
121.13	SI,RS,OF,OC,OT,OD,FM,HC,HT,RG,ER;CR	252.13	SI	314.13	SI,RS,OF,OT	378.13	RS,SI
122.13	RS,OF,OD;MC	253.13	SI	315.13	SI,RS,OF	379.13	SI,OF
123.13	RS,OF,OD,OC,ER;MC	254.13	SI	316.13	RS,OF,OD	380.13	RS
124.13	SI,KS,OI	255.13	SI	317.13	OF	381.13	RS,HT,OT
125.13	51	256.13	51	318.13	KS,OF,OD	382.13	RS,SI
126.13	SI,OF	257.13	SI	319.13	RS,OF,OD	384.13	RS,SI
132.13		258.13	SI	320.13	KS,OF,OD	385.13	SI,OF
133.13	SI,OF,OD,OC,OT,KG	259.13	SI	321.13	KS,OF,OD	380.13	SI,OF
134.13	51	200.13	51	322.13	KS,UF,UD	387.13	SI,OF
135.13		201.13	SI	323.13		388.13	KS DC
120.12		202.13	OF OC SI	224.13		309.13	NS SLOF
139.13		203.13	OF,OC,SI	223.13	INS, OF, OD	201 12	SI,OF
140.15		204.13	UF,EK	220.13	OF	202 12	SI,OF
141.15		203.13	SI,OF,MC	220 12		392.13	SI,OF
142.13		200.13	SI,OF;MC	328.13	SI,KS,UF	393.13	SI,OF
144.13		207.13	SI,OF;MC	331.13	SI,KS,UF,UI	394.13	SI,OF
145.13		208.13	51	332.13	SI,KS,OF,OC,OT	395.13	SI,OF
140.15		209.13	51	1224.13	SI,KS,UF,UC,UT	390.13	SI,UF
152.15		270.13	ISI OF	334.13	SI,KS,UF	200 12	51
155.15		271.13	ISLOF OT	226 12	SI,KS,UF	200 12	51
154.15		272.13	SLOF OT	227 12	SI,UF	400 12	51
170.13		274.12	ISI,OF,OI	229 12	SI,RS,UF,UC,EK	400.13	SI
200 12		276 12	SI,OF	220 12	SI, NS, OF, OC	402 12	SI
200.13		2/3.13		240 12	SI,OF	402.13	61
201.13	SI,OF	2/0.13	jai,Or	340.13	[31, <b>U</b> F	1403.13	31

No	Sign	Ne	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign
202 13	SLOF	277.13	SI,OF	341.13	SI,RS,OF,OT,OC,E	408.13	SI
203 13	SLOF	278.13	SI,OF	342.13	SI,RS,OF,HT,OT	409.13	SI
204 13	SLOF	279.13	SI,OF,HT	343.13	SI,RS,OF,ER	410.13	SI
205 13	SLOF	280.13	SI,OF,HT,OD	344.13	SI,RS,OF	411.13	SI
218 13	FR.OF	281.13	SI	345.13	SI,RS,OF	412.13	SI
210.13	OF	282.13	SI	346.13	SI,RS,OF	413.13	SI
219.13	SLOF	283.13	SI	347.13	SLOF	414.13	SI
221.13	SLOF.OD	284.13	SI.OF	348.13	SI,RS,OT,OF	415.13	SI
223.13	SLOF	285.13	SI,OF	349.13	SI,OF		

### Приложение 13.2

# Наклоны плоскостей разломов

# Appendix 13.2

# Dip of faults

M	An-As	Site
36.13	70 90 SS	С
103.13	70 70 EE	
	68 68 WW	S
121.13	75 75 NE	
265.13	50 60 W	
266.13	50 60 W	
267.13	50 60 W	
301.13	50 50 EE	S
334.13	65 70 SS	3034.62 9112.42

# Приложение 13.3

### Амплитуды и скорости перемещений по разломам

# Appendix 13.3

### Offsets and rates of motion on faults

N₂	Md	T T	V	Site	Ne	Md	T T	<b>V</b>	Site
1.13	S3000 3000	2400000yrs	VS1.3 1.3			N2500 2600	>N2		
9.13	\$36.5 36.5	Q4		NW	1	N1600 1600	Q	ļ	
	S1.24 1.24	1609-1954		NW		N200 200	>Q33		
		Q4	VS5 5	WNW-trending segments	•	•	2000000yrs	VV0.4 1.6	
		Q4	VV0.15 0.25	WNW-trending segments			>60000yrs	VV3.3 3.3	
1		12760yrs	VS4.5 4.5	ESE-trending segments	267.13	N600 800	Q	4	2846.27 8628.14
		12760yrs	VVI 1	ESE-trending segments	•	N2500 2600	>N2		2846.27 8628.14
		1890yrs	VS6.5 6.5	ESE-trending segments		N1600 1600	Q		2846.27 8628.14
		1890yrs	VV1.4 1.4	ESE-trending segments		N200 200	>Q33		2846.27 8628.14
		1609-1954	VS4 4**	NW	1	1	2000000yrs	VV0.4 1.6	
	S/V=4.7	•		ESE trending segments	•	•	>60000yrs	VV3.3 3.3	
35.13	S0.12 0.12*	1910-1975	VS2 2*		270.13	V0.1 10	Q4		
1	S4000 5000	690000yrs	VS7 7	E	272.13		2000000yrs	VV0.4 1.6	
1			VS6 6**		279.13	V2600 2600	2000000yrs	VV0.4 1.6	
36.13	S6500 6500	Q2-Q4	VS9.4 9.4	E	280.13		2000000yrs	VV0.4 1.6	
1	S1800 3500	>Q21		E	281.13	V1900 1900	Q		
	S320 390	Q3-Q4	VS5.6 7.0	E		V1400 1400	Q		
	S17 35	Q4	VS3.2 3.2	E			2000000yrs	VV0.4 1.6	
	S28 28	>Q3		E	282.13	V1400 1400	Q		
	S2800 2800	>Q21	VS8.8 8.8	E	283.13	V1400 1400	Q		
38.13	S60 60	Q4	VS5.8 6.0		284.13	V2500 2500	>N2		
39.13	S60 60	Q4	VS5.8 6.0			V3000 3000	>N2		
40.13	S60 60	Q4	VS5.8 6.0			NI 2			
41.13	S4000 4000	690000yrs	VS6 6		1		2000000yrs	VV0.4 1.6	
	S60 60	04	VS5.8 6.0		285.13	V2500 2500	>N2		
	S29000 29000	>011	VS29 29	W		V3000 3000	>N2		
	S900 1000	03-04	VS9 10	E			2000000yrs	VV0.4 1.6	
			VS10 10**		291.13	V1300 1400	Q		С
103.1	D26000	N-Q	VD8 8				2000000yrs	VV0.4 1.6	
	26000		1	ľ			1		
	D400 2000	>021	1		292.13	V500 500	Q		C
	D200 200	Q3-Q4					2000000yrs	VV0.4 1.6	

Ma		T	V V	Site	1 Ma	Md	<b>T</b>	T V	Site
100		1	·····		145				Sile
	D40 40	2021	1001414	ST.	202.12	V22		SE	
-	D/00 /00	2031	VD14 14	SE	293.13	10.30	Q4		
	D2000 3000	110000yrs	VDI8 I8				2000000yrs	VV0.4 1.6	
1	D10.2 10.2	Q42		S	296.13	V800 900	Q	1	
			VD4 12*		298.13	V1600 1700	Q		C
118.1			VS9 9**		1		2000000yrs	VV0.4 1.6	
					300.13		2000000vrs	VV0.4 1.6	
121.1	S5000 5000	>01			301.13	V2700 2800	>N2		
1	\$2.2	>1786vrs				V100 100	03-	VV1616	3000 36 9014 06
						1	04(>60000		5000.50 5014.00
					ſ		(24(200000		
	544 47	2870			1	V500 500	13)		2000 26 0014 06
	51600 1700	2070	V60 0	NIN		V 500 500		where a	
	51500 1700	03-04	V 59 9	NW		V15 15	Q4	VVI.5 1.5	3000.30 9014.00
	5500 700	Q3-Q4	1220			V5 6	100-1000yr		S
	S250 300	Q3-Q4		SE		V15 20	Q4	1.	C
	S138 138	(Q32-Q4)	VS5 10	NW		V3 7	Q42	С	
1		Q42	VS17 17		1		2000000yrs	VV0.4 1.6	1
	]		VS5 6**		305.13	S30 40	Q34 Q4	ļ	3011.45 9033.41
			VS7.9 7.9*		i i	S700 800	03-04	1	3011.45 9033.41
		1816-1981	VS16.5	for M=6 earthquake	308.13	V1 10	04		
	1		16.5**	•					
1	1	04	VS10 20	NW	1	V500 500	lo		NE
1		04	V\$5.5	SE	300 12	V3000 3000	>N1		· · · ·
1		03-04	VS2 4 2 4	NW	100.13		2000000	VVOALE	
	S/V=2 5/1	42-44	1.52.7 2.4		310 12	V0 2 100	1000 10000	* * 0.4 1.0 VE	2017 00 0020 06
122.1	3/V-3 3/1	2024		2022 22 10122 07	220.13	V0.2 100	1000-10000	y15	2347.33 3020.93
122.1	IN22 22	2034		3032.22 10133.97	320.13	VU.2 100	1000-10000	yrs	C
	51010	>Q34	]	3032.22 10133.97	328.13	\$4000 4000	Q		
124.1	V3 5			N	332.13	S10 100	Q3-Q4		3031.34 91 4.81
126.1	S0.73 0.73**	1536-1952	VS2 2**			V6 8	Q4		3031.34 91 4.81
132.1			VS9 9**		333.13	S10 100	Q34-Q4		3030.77 9101.64
133.1	S13 13	2520-2880	VS5 6	S	334.13	V200 200	Q3-Q4		
1	S8 8	1237-1407	VS5 6	S	337.13	V10 30	Q4	VV2 2	3036.88 9129.96
ļ			VS9 9 **			V2 4			3036.88 9129.96
138.1	580 100	110000vrs	VS1 1			V0.5 1.5			3036.88 9129.96
	S30000 30000	>2800000vr	VS10 20	c	338.13	VI 10	04		3036.52 9123.04
		s		-					
	S10 20	042		c		VI 10	04		3036 27 9119 05
	\$10.15	042		Ċ		1510 100	01-04		3036 52 0123 04
	540.60	042		C	1	S10 100			2026 27 0110 05
	S10 12	042			241.12	NI 10	03-04	ļ	5050.27 9119.05
	510 12	042			341.13	VIIU		ł	000000000000
	525 50	042			ſ	V 50 50	Q4	ł	3043.88 9131.20
	529 39	042				VI 10	Ų4		3043.88 9131.26
	58 8	Q42		E		V40 80		1	3038.95 9131.70
	S10 10	Q42	1	E		D10 100		1	3038.95 9131.70
	S11 11	Q42		E		V0.1 1		}	3038.95 9131.70
		Q3-Q4	VS13 13			V2200 2200	>N1	1	C
140.1	S80 100	>110000yrs	VS1 I			V100 200	Q34-Q4	VV1515	N
141.1	S80 100	110000yrs	VS1 1			VV6 6	04	1	3043.88 9131.26
142.1	S80 100	110000yrs	VS1 1				2000000vrs	VV0.4 1.6	
146.1	S45 53	04		NW	343.13		2000000vrs	VV0.416	
	S89 91	<b>Õ</b> 4		NW	348.13	V30 40	03-04		3140.17 9113 08
	\$76 96	<b>Ò</b> 4		NW	1	V0.5.6	<b>1 1 1</b>		3140 17 01 13 09
	\$70 70	õ4		NW	354 12	D25.25	042		C
	\$126 144	18000	1		334.13	100 100	12000		č
1	S120 140	>10000yis			1	D160 120	>12000yrs		
	5100 130		106 20		1	120 120	~12000yrs		
	13130 230		V 55 20			10300 300	Q3-Q4		
1	51700 1700	Q		NW	1	D1250 1250	>120000yrs	1	C
	S3000 3000	NW				D1400 1400	>120000yrs		C I
223.1	NI 1			C	1	D7500 7500	>1000000yr	VD10 20	NW
262.1	N50 50	Q3-Q4		NW	1		Q4	VD10 20	
1	NI2 12	>041		NW	1		03 04	VD10 20	
	D40 40	>041		NW	1	D/V=25/3	<b>`</b> ``		
263 1	D50 50		1		355 12	D8 8	042		Į – – – – – – – – – – – – – – – – – – –
264	N3 5 3 5	042		1	555.15	D15 20	202		C I
209.1	143.3 3.3	<b>A</b>			1	D10 100	12000		
203.1	NOUU 800	No.			1		>12000yrs	VDIACO	
1	N2500 2600	>NZ	1			D120 120	>12000yrs	VD10 20	<u> </u>
l	N1600 1600	V.			362.13	D100 100	<b>Q</b> 4		W
1	N200 200	>Q33			1	D100 150	Q4	VD1015	W
		2000000yrs	VV0.4 1.6			D1500 1500	>Q2		W I
		>60000yrs	VV3.3 3.3		1	ļ	Q3-Q4	VD10 20	1
266.1	N600 800	Q			366.13	D1800 1800	>120000yrs	VD10 20	3127.00 8740.00
	·		• · · · · · · · · · · · · · · ·		<u>.</u>	·			

# Приложение 13.4

### Сейсмические проявления в зонах разломов

Appendix 13.4

# Manifestations of seismicity in fault zones

	Seis	Date		ТН	Add
12	146565	00 08 1832	1 12		Recurrence interval for M<=6.5 carthquakes is 100 years
9.13	MO.5 0.5	00.00 1052			
	M8.3 8.3 Gulang earthquake	23.05 1927	3803.00 10222.20	1	There are two intersecting ruptures of 1927: the first one trending N700W for about 28 km, deeps SSW, from 2 and 7 m of vertical (reverse) displacement increasing in magnitude towards SE, accompanied with sinistral component; the second rupture trending S200E for about 33 km, with up to $6.12 \text{ m} (2-6 \text{ m})$ of vertical displacement, accompanied with dextral component. Recurrence interval for M>=7.5 earthquakes is $14672670$ upper
	145 5 5 5	04 05 55		ı.	1407-2020 years
	M5.5 5.5	15 01 63			
	MA 7 4 7	11 01 63			
	M7576 Changma	25 12 1932	3942.00	I	110 10 The 1932 surface deformation zone extends for more than 120 km striking
	earthquake		9642.00		WNW. After [11], main rupture is about 116 km long, deeps SW and trends ESE, 1.7 m of left-lateral and 2.1 m of vertical (combined sinisral-reverse slip) displacement assumed. Minor rupture (shorter and more northerly trending segment) bears 4 m (as assumed) of reverse slip. Along WNW-trending fractures: max vertical and sinistral displacements
36.13	M6 6 1	21.12 1051		1	
	M6.5 6.5	1 832			
41.13	M7.25 7.25	12.07 1924			
	M7.75 7.75	13.07 1924		1	
	M6.75 6.75	26.09 1932		1	
42.13	M7.2 7.2 Minfeng	03.07 1924	3649.80		1924 maximum intensity (X) zone about 46 km long; 1 m of sinistral displacement
	earthquake		8354.00		assumed
	M7.2 7.2 Minfeng	11.07 1924	3655.20		1 m of sinistral displacement assumed
	earthquake		8401:80		
62.13	M8.6 8.6 Atushi	22.08 1902	4000.00		4 m of vertical displacement assumed
İ	(Kashgar) earthquak		7700.00		
63.13	M8.6 8.6 Atushi	22.08 1902	4000.00		4 m of vertical displacement assumed
02.12	(Kashgar) earthquak		7700.00		
83.13	M8.3 8.3 Malasi	22.12 1906	4330.00		Earthquake faulting over a distance of at least 40 km, with combined dextral (from 1.8 up
102.12	earthquake	1.0.00.1021	8500.00		to 5-10m), and reverse (3.1 m assumed) slip
103.13	earthquake	10.08 1931	9003.60	km	1951 surface fracture zone, 176 km long, 4 km wide: dextral sing with large component of normal faulting along its northern segment, single strike-slip (dextral) fault with reverse component along its middle segment and en echelon strike-slip (dextral) faults along its southern segment. 14,6 m of 1931 earthquake-caused dextral slip (maximal value); average value of right-lateral slip was about 8-9 m. Large-scale 1931 Karaxienger collapce. Recurrence interval is 3150 years.
114.13	M7 7	14.07 1973	3510.80 8628.80		The fault plane solution shows left-lateral and normal slip on the E-W-striking plane
120.13	M7.5 7.5 Kanding carthquake	14.04 1955	2957.60 10147.4		The 1955 surface rupture about 27 km long, estimated left-lateral displacement in excess of 1 m
121.13	M7.5 7.5 at Luhuo [2]	1 816			
	M7 7 at Qianning [2]	1 893		1	2 the 1893 rupture not less than 40 km long
	M7 7 at Daofu [2]	1 904			
	M7.25 7.25 Luhuo-	24.03 1923	3055.20		1923 fissure zone about 80-100 km long, 2 m of calculated average amount of sinistral
	Daofu earthquake		10015.60		slip (3.6 m [2]), 2 m of left-lateral offset (of edge of a field), presumably of the 1923 event, measured at between 3105.51'N, 10100.12'E and 3103.02'N, 10102.61'E
	M7.5 7.9 Luhuo	06.02 1973	3124.00		1973 ground fissure zone, 90 km (105 km by aftershocks distribution) long and 100 m
	earthquake (NW half		10034.80		wide, max sinistral 1973 displacement is 3.6 m in magnitude
	of the fault)				·
	M6.9 6.9 Daofu	24.01 1981	3100.00		1981 ground fissure zone, 44 km in length, with 0.23-0.45 m of sinistral and 0.06 m of
122.00	earthquake		10106.00		vertical displacements
123.13	M7 7.5 N of	1 725		1	
	Kangding			1	
	M7.75 7.75 S of	1 786	1	1	The 1786 rupture not less than 70 km long
	Kangding			1	
140.13	M7.6 7.6 Tuosuohu	07.01 1937	3524.00		Rupture zone which formed probably due to both 1937 and 1963 events is about 300 km
	(Dulan) earthquake		9741.40		long. Along it maximum displacements of 8 m of left-lateral and 6 m of vertical (resulted from reverse faulting on a plane dipping SSW) displacement were recognized.

NG.	Saic	Date		ЦЦ	bbA
		Date	7.		
	M7.0 7.0 Tuosuohu	19.04 1963	3531.80		Rupture zone which formed probably due to both 1937 and 1963 events is about 300 km
			9626.40		
	(Dulan) carthquake				long. Along it maximum displacements of 8 m of left-lateral and 6 m of vertical (resulted)
	-				from reverse faulting on a plane dipping SSW) displacement were recognized. According
			í		to fault plane solution for the 1963 event average value of 7 m of oblique (left-lateral and
					reverse faulting) slip were assumed by [11] (6.8 and 1.7 m respectively)
210.12	M2 26 2 26 Deal	17 02 1047	2201 00		1047 surface statuting) ship were assumed by [11] (0.6 and 1.7 iii, respectively)
218.15		17.05 1947	3301.00		1947 surface rupture is about 150 km long, the fault deeps steeping SW, in its central
1	eartnquake		9930.00		section as much as 5 m of reverse faulting is clear. Mole tracks attest to a component of
			l		left-lateral slip. 4 m of oblique left-lateral and reverse displacement on a fault dipping
					SW at 60и have been assumed
222.13		22.06 1971	ł	1	Fault plane solution indicates essentially pure left-lateral motion on the NE-trending
		1			nodal plane
225 12	Genome-Lancana	06 11 1099			Descent prime sides and tension cracks
125.15	Congina-Lancang	00.11 1500			ressure ridges and tension cracks
	caruiquake				
226.13	Gengma-Lancang	06.11 1988			Pressure ridges and tension cracks have been observed along the fault line between points
	earthquake				at 23o22.13' N, 99o31.63' E, and 23o18.91' N, 99o33.52' E; 23o04.35' N, 99o40.09' E,
					and 22057.34' N, 99042.19' E
227.13	Gengma-Lancang	06.11 1988			Pressure ridges and tension cracks have been observed along the fault line between points
	earthquake				at 22056 42' N 99042 30' F and 22054 02' N 99043 78' F: 22050 71' N 99045 87' F
	om aidemie				$a_1$ 2006/5 27 N 00-48 85 E 2042 15 N 00-50 44 E and 2020 20 N 00-51 54 E
220 12	Conomo I anosar	04 11 1000		1	Descure sides and tension analys
228.15	Gengma-Lancang	00.11 1988			ressure ridges and tension cracks
	earthquake				
229.13	Gengma-Lancang	06.11 1988			Pressure ridges and tension cracks have been observed along the fault line between points
1	earthquake	1	1		at 22o52.94' N, 99o47.13' E, and 22o50.73' N, 99o49.01' E
264.13	M7.5 7.5	05.07 1895	1		Free faces along the 1895 surface break, 30 km long, reach hights of 3.5 m
291.13		1		1	LS
337 13					Magnitude of vertical offset of $0.5 \pm 5$ m refers to the break running often at about
557.15		1			wide interest of the main even it is the finished to head a head of the state of the main even
				1	indicignt of the main scarp. It is the neshest break observed in the Fadong-Out mit
					(only a few decades old), probably the southern extremety of breaks associated with
					forshocks or aftershocks of the Nov. 18, 1951, M=8, Beng Co or "Damxung" earthquake
			1		or with the Sept. 3 (M=6.25) and Oct. 4, 1940 (M=6) earthquake, east of the Gulu graben
		Į			and south of the Damxung corridor basin, respectively (breaks obbserved between sites
			1		with 30036.88' N. 91029.96' E and with 30043.88' N. 91031.26' E)
341 13			1		Vertical magnitude of 0 1-1 m refers to the surface break running at about midheight
541.15		l	1		along most of the large source and probably corresponds to the 1051 1052 (or 1040)
					anong most of the range scalps and probably corresponds to the 1951-1952 (or 1940)
242.12					earinquake sequence
343.13					The surface break of 1951-52 extends along the base of triangular facets marking the
					fault 343 trace, and along its northern NW trending right-lateral segment
354.13	M8 8 Dangxiong	18.11.51	3058.80		The 1951 surface break extends for about 40 km towards the SE from the SE extremity of
	carthquake		9129.40		the Beng Co Lake, reactivating References southern strand of the fault 354.13 (fault
					353.13). The rupture combines roughly N-S shortening and E-W extension at the surface,
					implying mostly right-lateral movement (calculated shortening and extension - about 1-2
			1		m, dextral displacement - of 1.4-2.8 m at least, total lateral offset - 9-15 m). Total length
					of the 1951 minture observed along both (northern and southern) strands of the Beng Co
			1		fault zone (faults 355 13 and 354 13) amounts up to 00 km and up to 150 200 km if
1					mann zone (names 555.15 and 534.15) amounts up to 90 km, and up to 150-200 km if
1					measured by the distribution of aftersnocks, with amount of dextral slip measured
					averaging 6-10 m, 12 m at most
355.13	M8 8	18.11 1951	3058.80		The 1951 surface break extends for about 40 km towards the SE from the SE extremity of
I		1	9129.40		the Beng Co Lake, reactivating southern strand of the fault 354.13 (fault 353.13). The
			1		rupture combines roughly N-S shortening and E-W extension at the surface, implying
					mostly right-lateral movement (calculated shortening and extension - about 1-2 m
					devtral displacement of 1.4.2.9 m at least total lateral offset 0.15 m). Total length of
					de la spiacement - of 1.4-2.6 in at least, total fateral offset - 5-15 int. Total lengui of
1					the 1951 rupture, observed along both (northern and southern) strands of the Beng Co
					fault zone (faults 355.13 and 354.13) amounts up to 90 km, and up to 150-200 km if
					measured by the distribution of aftershocks, with amount of dextral slip measured
			ļ		averaging 6-10 m, 12 m at most
357.13	Mb6 7	22.07 1972	1	1	The location and fault plane solution of the 1972 earthquake (near the SW extremity of
			1	1	the fault) would be compatible with normal left-lateral slip on this fault
362 12	1		l	1	Paleoceismic features along the central fault comment: mole tracks length 30 km
502.15	1			1	is according to a contract of a second and a second with the area of a basis according to a second to
2/2 - 2			1	1	several tens of meters of surface slip interred with the age of about several tens of years
369.13	M/71	15.12 1934	1	1	The 1934 (?) surface break ruptured this segment of the Gyaring Co f.z., mostly west of
1			1	1	the Pum Qu-Xainza rift system (Armijo et al., 1986). Kinematics of the 1934 (?) break:
1	1	1	1	1	dominantly right-lateral slip along segments striking N120-130oE, with a component of
				1	extension on faults striking N140-1700E, component of shortening on segments striking
1				1	N100-1200F Length - 35 km at least the amount of clin - 5 m of lateral 1.5 m (4 at
1				1	most) of vertical component
				1	mosty of ventical component
	MD3.8 3.8	22.02.80		1	I ne 1980 surface break extends along the fault for at least 10 km (along its SE segment)
1		l	ł	1	revealing a few tens of cm of dextral slip

# Прочие сведения о разломах

# Other data on faults

No	Data
013	UC
9.15	
	M. Fault line coincides with the gravity anomaly gradient zone. Along the fault line abrupt change in crustal and lithospheric thickness
	occurs. 1609-1954 displacement and slip rate are from seismic moment data.
64.13	Lateral motion rate is about 18 mm/yr **
65.13	Lateral motion rate is about 18 mm/yr **
66.13	Lateral motion rate is about 18 mm/yr **
71.13	Lateral motion rate is about 11 mm/yr
86.13	Lateral motion rate is about 9 mm/yr
87.13	Lateral motion rate is about 9 mm/yr
88.13	Lateral incluin rate is about 9 millyr
89.13	Lateral motion rate is about 9 mm/yr **
102 13	
103.13	UC. Three paleoseismic events: 3950, 6860 and 9490 yrs B.P.
118.13	Hot springs (t up to 80-97oC) arranged along the fault
121.13	UC. 9 mm/yr-slip rate and 2 m-sinistral offset are from data of M=6 earthquakes. Hot and warm springs along the fault and in its vicinity.
-	Creep with rates about 6 mm/yr measured *
123.13	The fault cuts latest Pleistocene glacial morains
138.13	Numerous cold springs marking the trace of the fault. There is a disruption zone, at least 110 km long, consisting of tension gashes and
	mole tracks, the latter seem to have occurred during the same seismic event with M (according to the disruption zone length and the offset
	value of about 10 m) not less than 7.5, most probably between 1500 and 1700 yr A.D.
180.13	Southern (N-E striking) part of the fault displays left-lateral sense of movements
223.13	Hot springs and apparently of the holocene age scalps several interesting.
224.15	Events for 13 and the conjugate minor normal fault 270 13 form the asymmetric King Co graben should be wide
266 13	
267.13	Faults 265,13-267,13 and the conjugate minor normal fault 270,13 form the asymmetric Kung Co graben about 10 km wide. Near the
	southern extremity of the fault 267.13 (at the point 28036.24' N, 86028.84' E) system of fissures feeding active hot springs have built up
	travertine ridges 4-8 m high (Cangmuda fissure system). Main fissures trending approximately north, form a dextral echelon array
268.13	Faults 268.13 and 269.13 with the Kung Co master f.z. form a large right-lateral array
269.13	Faults 268.13 and 269.13 with the Kung Co Master f.z. form a large right- lateral array
270.13	Fault 270.13 with major normal faults 265.13-267.13 form the asymmetric Kung Co graben, about 10 km wide
272.13	Faults 272.13, 273.13 and those northwest of Xigaze may form a large left-lateral echelon array. The central, N70oE trending segment of
	the Pum Qu f, probably accommodates a component of left-lateral displacement
2/3.13	Faults 2/2, $2/3$ and those northwest of Xigaze may form a large tert-lateral echelon array.
219.15	1 adoing 1.2. (tauts 279.13 and 200.13) with the twy of and the Karna 1.2. (tauts 201.13-263.13 and 264.13-260.13) respectively) form a labeler large within the southear section of the Vidong Gulu sid. At the point with coordinates $290.10  900.10  900.10$ at section of the Vidong Gulu sid.
	and fissing oriented between N1356F and N1606F and outlined by travertine ridges have been observed.
280.13	
281.13	At site with 28020.70' N. 89055.13' E fresh parallel scarps cut alluvial fans developing on top of a till wedge. The Nyevo f.z. (faults
	281.13-283.13) makes the eastern boundary of a Quaternary half graben about 45 km wide. The Nyeyo f.z. with the Yadong f.z. (faults
	279.13 and 280.13) and the Karila f.z. (faults 284.13-286.13) form a left-lateral array within the southern section of the Yadong-Gulu rift
282.13	The Nyeyo f.z. (faults 281.13-283.13) makes the eastern boundary of a Quaternary half graben about 45 km wide. The Nyeyo f.z. with the
	Yadong f.z. (faults 279.13 and 280.13) and the Karila f.z. (faults 284.13-286.13) form a left-lateral array within the southern section of the
	Yadong-Gulu rift
283.13	
291.13	Faults 291.13-293.13 constitute the Angang graben of the central section of the Yadung-Gulu rift
292.13	
295.15	Fourter 205, 12, 200, 12, form the contempode of the contemposition of the Vadura Culture
296 13	Faults 253.15-259.15 form the eastern edge of the central section of the Yadung-Out rith
297.13	Faults 253.13-257.13 in the eastern edge of the central section of the Yadung-Gulu rift Faults 297.13 and 208.13 form the eastern
	boundary of the Yangbajain graben
298.13	Faults 295, 13-299, 13 form the eastern edge of the central section of the Yadung-Gulu rift
299.13	Faults 295.13-299.13 form the eastern edge of the central section of the Yadung-Gulu rift
301.13	To the east of the north-eastern extremity of the fault 301.13 centered at the point with 30003.95' N, 90029.12' E lies the Yangbajain
	geothermal field
305.13	Fault 305.13 and 308.13 may be parts of a single master left-lateral fault about 50 km long
308.13	Fault 308.13 and 309.13 may be parts of a single master left-lateral fault about 50 km long
309.13	The fault 309.13 with faults 310.13 and 303.13 form the NW boundary of the Damxung corridor structure
310.13	The fault 310.13 with faults 309.13 and 303.13 form the NW boundary of the Damxung corridor structure
313.13	The range front fault 313.13 concicts of multiple scarps forming a left-lateral en echelon array
514.13	The fault breaks the northern piedmont of the Damxumg corridor. Faults 314.13 and 331.13 form a left-lateral en echelon array with a
	liake-tilled pull-apart depression at the step-over

# Appendix 13.5

Приложение 13.5

No	Data
315.13	Faults are subparallel scarps probably not younger than a few hundred years forming altogether a dense fault network on the floor and
	niedmonts of the Yangbajajan graben
316.13	
318.13	
319.13	
320.13	
321.13	
322.13	
323.13	
324.13	
325.13	
326.13	
327.13	
328.13	The fault divides the western, most subsident depression of the Yangbajain graben into two distinct ponds
331.13	Faults 331.13 and 314.13 form a left-lateral en echelon array with a lake-filled pull-apart depression at the step-over
332.13	Faults 332.13, 333.13 and 335.13 with dominantly left-lateral and dominantly normal kinematics, respectively, may splay from a single
	master fault at depth
333.13	
334.13	In its southwestern part the fault 334.13 is a left-lateral array of smaller normal faults
335.13	The fault 335.13 is traced on the surface by multiple scarps cutting moraines which flank wineglass valleys at the base of facets. Faults
	332.13, 333.13 and 335.13 with dominantly left-lateral and dominantly normal kinematics, respectively, may splay from a single master
	fault at depth
337.13	Fault 338.13 and 337.13 (piedmont strand and range front strand, respectively) may bifurcate from a single master fault at depth
338.13	Fault 338.13 cuts piedmont slope and rather young mudslides. Faults 338.13 and 337.13 (piedmont strand and range front strand,
	respectively) may bifurcate from a single master fault at depth
341.13	At site 30o38.95' N, 91o31.70' E and west of site 30o54.12' N, 91o33.56' E the fault is traced as a right-lateral en echelon array of parallel
	minor scarps
342.13	At site 30o54.12' N, 91o33.56' E the fault 342.13 is outlined by fissural hot springs and geysers. Fault 342.13 appears to be less active
	than the master f. 341.13
343.13	40 40. The crest of the range bordered on the east by the fault 342.13 appears to have been offset for about 6 km toward east in respect to
	I. 341.13 along the Beng Co I.Z. (dextral offset of the Guiu graben)
344.13	Faults 344, 13-340, 13 form a right-lateral array with pull-apart sags between step-overs
343.13	Faults 344, 13-340, 13 form a right-lateral array with pull-apart sags between step-overs
247.12	rauis 344,13-340,13 iomi a right-tactai array with puil-apart sais between step-overs
347.15	rauits 347.15 and 348.15 disrupt anuviai fans and terraces within the Dong Co Lake depression. Faults 347.15-349.15 form a fert-fateral
249 12	en concion anay Enutro 247 12 and 248 12 disput alluvial fans and termose within the Dang Co Lake depression. Exute 247 12 240 12 form a better statut
546.15	rauits 347.15 and 348.15 disrupt anuviai fans and terraces within the Dong Co Lake depression. Fauits 347.15-349.15 form a terr-lateral
240 12	Child Cultorini anay
254 12	radius 347, 15-549, 15 torm a letterateria en eciterion array.
554.15	The horder and source of the period of the period source of the period source of the period source of the period source of the period of the period source of the period source of the period of the period source of the p
	ue beig Co Lake depression of the pur-apart name between oversites. To the SE name 594.15 sprays into two strands, the southern one, composed of a serie of null part and light steaming clusters is in the Cuby grades [2] the particular strands to extended the straight
	composed or a series of pull-apart and the SSE
355 12	and across the Outuing fault to waith the ESE. The northern provided the second state of the left hand state over a require thand state over a require the left hand state over a require the
555.15	The induction and southern branches of the pull-sent network between overstens
357 13	being to Law extremity the fault merces with W foring N-S normal fault scarps and travertine ensing mounds along the sector show of
557.15	the Barda I ake
362 13	10-100 vis The steenly disping limestones (MZ) slices appear to have been dragged parallel to the light by deviral movement on it
5 52.15	Ousternary and active fault annears to follow an older shear zone
363.13	
366.13	Gvaring Co f.z. looks as an on echelon array including obligue segments striking NI600F and N800F, which seem to have normal and
	thrust components of slip, respectively. A few tens of the cenozoic destral offset has been inferred from existence of drag folds in
	the topography (drag of cretaceous red beds) north of the fault
369.13	



Рис. 42. Активные разломы Монголии и Западного Прибайкалья Цифрами указаны номера разломов в каталоге провинции Figure 42. Active faults in Mongolia and the western Baikal region Numerals show fault numbers in the Catalog of the province

# 14. МОНГОЛИЯ И ЗАПАДНОЕ ПРИБАЙКАЛЬЕ

Основной каталог разломов провинции

Данные систематизировали В.Г.Трифонов, П.Хосбаяр, Н.В.Лукина и В.И.Макаров

# 14. MONGOLIA and WESTERN BAIKAL REGION

Main catalog of faults in the province

Compiled by V.G.Trifonov, P.Khosbayar, N.V.Lukina, and V.I.Makarov

N	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
1.14	Tsagan-Shibetin f.	2	3	RD	+SW	В	5026.99	9125.87	4953.82	9149.83	10 13	13
2.14	Tsagan-Shibetin f.	2	2	D>R	+S₩	В	5000.83	9147.03	4935.22	9157.23	13 22	1235
3.14	Tsagan-Shibetin f.	2	3	(D>R)	+SW	В	4935.22	9157.23	4852.99	9215.58	13 35 36	15
4.14	Tsagan-Shibetin f.	2	3	R>D	+NE	B	4946.06	9151.74	5003.15	9133.39	10 13	13
5.14	Tsagan-Shibetin f.	2	3	RD	+SW	B	4940.63	9151.97	4931.58	9155.25	10 13	13
6.14	Tsagan-Shibetin f.	2	3	RD	+S₩	C	5004.38	9123.94	4940.57	9151.92	10 13	1
7.14	Tsagan-Shibetin f.	2	3	DR	+SW	В	4933.27	9150.53	4907.47	9201.46	13 22	135
8.14	Tsagan-Shibetin f.	2	3	D>R	+SW	В	4913.21	9156.51	4822.33	9216.93	32 34	1
9.14	Tsagan-Shibetin f.	2	3	(DN)	+NE	С	4919.53	9129.98	4913.19	9156.42	10 13	1
10.14	Dzun-Dgirgalant f.	2	3	D>T	+SW	A	4758.20	9221.85	4727.64	9246.35	10 22 36	1235
11.14	Umusin-Hayrkhan-Nuru f.	2	3	RS	+SW	Α	4712.02	9314.92	4729.74	9248.91	22 36	12345
12.14	Umusin-Hayrkhan-Nuru f.	2	3	(R>D)	+SW	В	4610.60	9400.46	4711.35	9315.28	22	15
13.14	Bidge f.	2	2	D>R	+NE	A	4612.04	9355.29	4527.03	9406.98	22 24 -	12345
14.14	Bidge f.	2	2	D>>R	+SW	В	4549.75	9401.11	4527.07	9413.16	36	135
15.14	Bidge f.	2	3	(D>R)	+SW	C	4527.07	9413.20	4455.16	9433.03	36	5
16.14	Kobdo f.	2	1	D>>R	+SW	A	5036.72	8927.85	4904.76	9024.14	3 22 24 36	1235
17.14	Kobdo f.	2	2	D>>R	+SW	A	4911.05	9020.97	4809.22	9116.92	3 22 24 36	1235
18.14	Kobdo f.	1	1	D>>R	+SW	A	4809.39	9116.88	4657.82	9208.94	22 24 36	235
19.14	Kobdo f.	1	2	D>N	+E	Α	4657.89	9209.11	4637.20	9216.29	22 24 36	135
20.14	Kobdo f.	2	2	(D)>>	+SW	В	4657.84	9209.11	4638.25	9229.03	22 36	135
21.14	Kobdo f.	2	2	(D>>R	+NE	C	4638.22	9229.07	4416.13	9604.58	22	15
22.14	Tugereg f.	2	2	D>T	+SW	A	4714.97	9157.91	4700.05	9223.83	22	1235
23.14	Tugereg f.	2	3	D>T	+SW	C	4700.02	9223.86	4645.82	9236.01	36	1
24.14		2	3	D		В	4645.79	9236.13	4618.18	9315.53	32 34	
25.14		3	3	(R)	+NE	С	4608.90	9239.98	4654.27	9113.29	32 34	
26.14		3	3	R	+NE	В	4553.02	9304.89	4601.85	9247.22	32 34	
27.14		3	3	U		C	4544.37	9323.10	4550.00	9311.20	32 34	
28.14		2	3	(R)	+N	С	4436.18	9617.33	4432.34	9529.98	32 34	1
29.14		2	3	(R)	+NE	С	4415.24	9630.12	4418.21	9600.70	32 34	1
30.14		2	3	R	+NE	B	4440.71	9637.64	4420.17	9727.69	32 34	1
31.14		2	3	R	+NE	В	4410.64	9738.88	4349.35	9827.67	32 34	1
32.14		2	3	DN	+E	В	4746.81	9129.72	4740.93	9130.25	36	125
33.14		2	3	R(D)	+NE	B	4746.73	9123.57	4726.60	9144.95	22	15
34.14		2	3	U		С	4917.24	9054.30	4925.75	9012.69	32 34	1
35.14		3	3	R	+E	С	4910.44	9058.86	4932.57	9051.76	35	1
36.14		2	3	RD	+E	B	4944.07	8942.07	4955.46	8940.84	35	1
37.14		5	3	(R)	+N	C	4903.87	9014.59	4904.21	8952.52	32 34	1
38.14		2	3	DR	+NE	С	4927.95	8848.68	4839.23	8956.96	35	1
39.14		2	3	RD	+NE	В	4839.23	8956.96	4736.61	9109.32	35	1
40.14		2	3	DR	+NE	В	4736.63	9109.32	4710.68	9143.23	35	1
41.14		2	3	R	+N	В	4910.89	8806.52	4903.25	8910.45	32 34	1
42.14	Sagsay f.	2	2	D>>R	+NE	A	4849.40	8932.94	4815.55	8957.06	22 24	135
43.14	Sagsay f.	2	3	D>R	+SW	C	4913.19	8902.43	4849.42	8932.94	36	15
44.14	Sagsay f.	2	3	D>R	+SW	С	4815.55	8957.13	4754.37	9023.10	36	15
45.14		3	3	(R)	+NE	В	4704.00	9318.23	4720.62	9245.04	32 34	
46.14		3	3	(R)	+NE	B	4739.63	9214.32	4720.62	9245.04	32 34	
47.14		3	3	U		C	4827.45	9114.15	4737.57	9214.51	32 34	
48.14		2	3	R	+NE	B	4410.38	9719.46	4412.39	9709.52	32 34	1
49.14		2	3	R	+S	B	4408.14	9805.36	4409.22	9750.71	32 34	1
50.14		2	3	RD	+SW	<b>C</b>	4911.74	8727.20	4803.63	8904.34	35	1
51.14		2	3	R	+SW	C	4503.51	9118.33	4529.63	9046.78	32 34	1
52.14	Bulgan f.	2	3	SR	+N	B	4604.77	9053.30	4604.87	9127.66	22 24	135
53.14	Bulgan f.	2	3	(S)R	+N	C	4604.75	9202.34	4604.84	9128.30	22	15
54.14		2	3	R	+S	B	4551.70	9139.80	4550.42	9125.79	22	15
55.14		2	3	(R)	+NW	B	4552.70	9153.55	4601.43	9231.95	32 34	1
56.14		2	3	(R)	+NW	С	4606.57	9245.65	4601.67	9232.59	32 34	i
57.14		2	3	U		С	4504.73	9145.76	4513.88	9204.31	32 34	i
58.14		2	3	U		C	4523.31	9245.15	4501.86	9239.32	32 34	1
59.14		3	3	R	+N	B	4504.05	9311.08	4506.82	9246.38	32 34	1
60.14		2	3	S		B	4501.12	9359.30	4458.34	9341.56	32 34	i I
61.14		2	3	N	+NW	B	4634.37	9528.71	4609.98	9357.13	32 34	1
have been a second											· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	

Монголия и Западное Прибайкалье

	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	Y	λ	Re	T NN
(214		2	3	N	+NW	B	4630.75	9528.66	4640.72	9639.63	32 34	1
62.14		2	3	N	+NW	B	4646.11	9730.08	4641.66	9701.19	32 34	li
63.14		2	3	N	+NW	В	4646.25	9734.05	4648.64	9757.64	32 34	li
65 14	Eghigndaban f.	1	3	N	+SE	В	4656.46	9923.25	4658.46	9927.24	24	1345
66.14	Eghigndaban f.	1	3	N(S)	+SE	B	4659.88	9929.88	4715.36	9958.46	24	1345
67.14		5	3	(NS)	+SE	С	4733.70	10037.59	4720.05	10010.92	32 34	-
68 14		5	3	ົບ໌		C	4750.73	10058.79	4718.66	10035.87	32 34	
69.14		2	3	N(S)	+N	В	4631.45	10050.69	4624.59	10034.90	32 34	1
70.14		2	3	Ś		B	4633.43	10055.25	4645.31	10149.54	32 34	
71.14		5	3	(S)		C	4656.33	10227.11	4645.54	10150.20	32 34	
72.14		5	3	(S)		C	4715.05	10213.39	4723.00	10234.73	32 34	
73.14		5	3	U		C	4723.89	10221.36	4718.46	10220.38	32 34	
74.14		2	3	(N)	+NW	B	4815.14	10422.51	4751.82	10337.27	32 34	1
75.14		2	3	(N)	+NW	C	4731.10	10253.85	4751.60	10336.59	32 34	
76.14		2	3	N	+S	B	4746.08	10322.63	4743.11	10239.79	32 34	
77.14	1	5	3	R	+NE	B	4744.00	10250.58	4751.47	10242.18	32 34	1
78.14		5	3	(N)	+NW	B	4747.76	10308.49	4806.17	10347.81	32 34	1
79.14		5	3	(N)	+NW	C	4818.49	10411.38	4806.61	10348.50	32 34	1
80.14		5	3	R	+E	B	4804.81	10241.54	4824.02	10241.26	32 34	1
81.14		2	3	R	+S₩	B	4821.28	10214.25	4803.68	10227.96	32 34	1
82.14	Tulet f.	1	2	R>D	+NE	A	4757.48	10304.80	4800.44	10259.40	18 24	12345
83.14	Tulet f.	2	3	R>D	+NE	C	4800.53	10259.52	4803.17	10254.04	18 24	
84.14	Mogod f.	1	2	D>>R	+E	A	4813.76	10259.72	4800.11	10300.02	18 22 24 33	145
85.14	Mogod f.	1	2	D>>R	+E	A	4826.65	10300.38	4814.10	10300.78	18 22 24 36	1345
86.14	Mogod f.		3	D>>N	+SE	A	4825.62	10302.89	4822.15	10300.38	18 22 24	1345
87.14		3	3	R	+5	B	4835.08	10250.22	4828.67	10336.79	32 34	1
88.14		2	3	(D)		B	4809.30	10350.28	4831.05	10324.50	32 34	
89.14		2	3			C	4840.59	10318.83	4831.96	10323.83	32 34	
90.14	GODI-AITAI I.Z.	2	13	S>K	+N	В	4535.04	9410.70	4550.93	9504.18	22	135
91.14	Gobi-Altal I.Z.	2	3	2>K	+NW	C C	4537.20	9437.14	4553.00	9524.05	22	15
92.14	Gobi-Altal I.Z.		2	3			4556.20	9400.28	4555.84	9600.23	22	15
93.14	Cobi Altai f.z.		2	5 5 D			4555.84	9000.23	4535.00	9/10.00	22	15
94.14	Cohi Altai f.z.	12	2	52K			4525.90	9/42.20	4519.21	9033.08	22 24 30	135
06 14	Cobi-Altai 1.2.	12	2	S/K	5		4517.41	9828.87	4521.44	9/39.13	24 30	135
90.14	Cobi-Altai 1.2.	2	2	- S	16		4535.00	9/10.00	4519.51	9820.80	22 24 30	12345
97.14	Cobi Altai f.z. Dolinoozemkiu f	14	1	3//K			4517.41	9828.87	4310.81	9900.93	22 30	15
00 14	Gobi-Altai f.z., Dolinoozerskiy f			SR			4312.23	10102.90	4450.27	10102.95	2 14 15 22 33 30	12345
100 14	Gobi-Altai f.z., Dolinoozerskiy f		2	S>N			4500.07	10102.93	4437.10	10117.23	2 14 15	5
101 14	Gobi-Altai f.z., Dolinoozerskiy f	1	2	S>R	+CM		AAA0 00	10127.05	4500 02	10110.05	2 14 15	12245
102 14	Gobi-Altai f z Dolinoozerskiy f		2	S>N	+SW		4440.63	10100.00	AA57 A8	10127.00	2 15	12345
103 14	Gobi-Altai f z Dolinoozerskiv f	i	2	S>R	+SW		4440 40	10205.03	4452.40	10200 44	2 15	12245
104.14	Gobi-Altai f z	12	3	(S>R)	+5	ÎĈ.	4440 23	10157 22	4435 71	10200.44	32 34	12545
105.14	Uldzit-Ula f.	lī	3	R	+NE	Ă	4459 65	9955 87	4457 83	10007 46	215	1345
106.14	Buluhta-Gurban-Bulak f.z.	li	3	R	+NE	A	4503 54	10000 77	4450 62	10024 64	2 15	1245
107.14	Bitut f.z	li	3	SN	+NE	A	4456.63	10027.10	4500.82	10018 63	2 15	1345
108.14	Khushut f.z.	li	3	RS	+SW	В	4449.42	10053.49	4455.38	10035.63	2 15	345
109.14	Tormhon f.z.	1	3	R>D	+SE	Ā	4458.34	10102.96	4454.18	10100.79	2.15	1345
110.14	Tormhon f.z.	11	3	R>S	+SW	A	4454.18	10100.79	4446.92	10102.20	2 15	5
111.14		1	3	DR	+W	A	4450.38	10206.35	4447.54	10202.70	2 15	1345
112.14		1	3	DR	+E	A	4447.22	10204.90	4443.07	10159.60	2 15	1345
113.14		2	3	U		С	4517.04	9848.37	4509.05	9900.59	32 34	
114.14		2	3	U		С	4511.13	9912.40	4450.60	9959.20	32 34	
115.14		2	3	(R)	+N	В	4436.85	10120.47	4436.38	10059.96	32 34	1
116.14		2	3	R	+NE	В	4445.35	10143.29	4455.72	10118.13	32 34	1
117.14		2	3	(N)	+SE	С	4441.94	10151.95	4439.95	10141.74	32 34	li
118.14		2	3	Ň	+E	В	4448.96	10214.50	4440.86	10212.42	32 34	h
119.14		2	3	N	+E	В	4429.83	10210.16	4438.17	10211.62	32 34	h
120.14		2	3	N	+W	В	4410.30	10254.93	4436.04	10252.48	32 34	
121.14		2	3	(R)	+SW	В	4402.17	10358.89	4414.11	10332.80	32 34	
122.14		2	3	(N)	+SE	C	4513.95	9509.26	4501.16	9444.18	32 34	1
123.14		2	3	(R)	+SW	C	4502.40	9544.36	4511.48	9518.86	32 34	i
124.14		2	3	ŚŔ	+N	B	4518.20	9553.42	4515.56	9526.85	32 34	i
125.14		2	3	SR	+SE	B	4519.24	9609.13	4523.03	9637.41	32 34	1
126.14		5	3	R	+NE	В	4521.17	9722.25	4515.86	9737.40	32 34	li
127.14		5	3	R	+NE	В	4456.65	9833.47	4512.89	9738.55	32 34	li
128.14	Į –	2	3	R	+NE	B	4515.07	9620.26	4508.16	9649.17	32 34	li
129.14		2	3	R	+NE	B	4507.90	9651.72	4455.75	9725.37	32 34	li
130.14		2	3	R	+N	C	4444.98	9902.51	4455.52	9725.99	32 34	h
131.14		2	3	RD	+NE	B	4416.94	9954.17	4429.86	9906.76	32 34	1
132.14	<u> </u>	2	3	SR	+S	В	4321.01	9620.75	4321.43	9701.61	32 34	1
	L	_									I	

	·····	_	_			_						
N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
133.14		2	3	SR	+S	В	4323.95	9737.17	4322.28	9720.32	32 34	1
134.14		2	3	SR	+S	С	4322.26	9719.40	4321.44	9702.22	32 34	1
135.14		2	3	SR	+S	в	4326.45	9838.95	4324.27	9743.31	32 34	li
136 14		5	2	SR	+5	R	4326.08	9914 02	4326 71	9847 87	32 34	1
127 14		Ę.	5	P	±NI	D	4227.61	10038 66	4338 34	10076 63	32.34	i
137.14		2		n D		D D	4337.01	10038.00	4338.24	10020.03	22.24	
138.14		2	2	R D	TIN	D	4336.93	10114.80	4337.75	10043.91	32 34	1
139.14		2	3	K	+N	в	4340.40	10139.04	4339.92	10122.01	32 34	1
140.14		2	3	(R)	+N	С	4254.43	9747.51	4253.19	9638.74	32 34	
141.14		2	3	R	+N	В	4249.82	9900.29	4251.35	9813.14	32 34	1
142.14		2	3	SN	+SE	В	4259.04	10205.70	4248.62	9938.89	32 34	1
143.14		2	3	SN	+SE	B	4239.38	9852.45	4245.07	9917.00	32 34	1
144.14		2	3	SN	+SE	С	4248.17	9937.97	4245.07	9917.61	32 34	1
145.14		2	3	S		в	4312.40	9810.91	4313.14	9757.11	32 34	-
146 14		5	2	ŝ		R	4304 98	9978 66	4310 55	9832 68	32 34	
147 14		ι.	12	Ď	24	D	1216.25	10054 60	1316.63	10015 65	32.34	
147.14			2		13	D D	4310.23	10034.00	4310.03	10013.03	32 34	
148.14		2	2	(SK)		D	4304.77	10210.02	4300.02	10144.39	32 34	
149.14	Gurvan-Saynan I.	2	2	2>K	+5W	В	4318.52	10433.79	4341.32	10359.05	22 24	1345
150.14	Gurvan-Sayhan f.	2	3	S>R	+S	С	4354.17	10220.13	4341.81	10358.47	22 24	1345
151.14		2	3	(N)	+E	С	4443.33	10251.76	4456.04	10251.46	22	15
152.14		2	3	N	+W	B	4410.30	10254.93	4436.04	10252.48	32 34	11 j
153.14		2	3	(N)	+W	С	4344.24	10254.21	4354.89	10254.70	32 34	
154.14		2	3	R	+N	В	4338.01	10328.09	4340.79	10255.50	32 34	11
155.14		2	3	(SN)	+NW	С	4209.00	10338.20	4205.22	10258.15	32 34	
156 14		12	3	(S)R	+8	Ř	4655.95	9502 33	4654 44	9632 96	32.34	
157 14		15	11	N	+F	R	4720 00	9545 27	4656 41	9548 12	32 34	<b>i</b> 1
159 14	1	5	11	II		č	4700 07	0546.00	4650 74	0612 71	32 34	I. I
150.14			2			č	4705.00	0710.70	4035.74	9013.71	32 34	
159.14		2	2			č	4705.00	9738.33	4048.71	9/5/.38	32 34	1. 1
160.14			1	(SK)	+5	C	4953.76	9336.35	4957.80	9232.55	32 34	
161.14		2	3	(SR)	+5	C	4949.03	9438.51	4946.37	9519.91	32 34	<b>1</b>
162.14		2	3	(S)R	+SW	В	4959.70	9205.06	4947.37	9243.55	32 34	1
163.14	Khangay f.z.	2	2	S>>R	+N	В	4941.14	9215.74	4933.21	9258.28	1 8 21 22 23 24 36	
164.14	Khangay f.z.	2	2	\$>>R	+S	B	4933.21	9258.28	4925.59	9359.03	1 8 21 22 23 24 36	
165.14	Khangay f.z.	3	3	(SN)	+NW	В	4920.01	9343.47	4925.71	9359.29	32 34	lı
166.14	Khangay f.z.	2	2	\$>>Ń	+N	A	4925.59	9359.03	4924.69	9415 97	1 21 22 23 24 36	3
167 14	Khangay f z	lī.	1	S>>N	+N	A	4924 69	9415 97	4920 88	9452 89	1 21 22 23 24 36	1345
168 14	Khangay f z			S>>R	+6	Â	4020.88	9452 80	4015.00	0675 40	1 21 22 23 24 30	24
160.14	Khangay I.Z.			SK	- T-3 - I-N	<b>^</b>	4920.00	9432.09	4913.00	9023.49	1 21 22 23 24 30	24
109.14	Khangay I.Z.			5/N		<b>^</b>	4915.00	9023.49	4910.87	9730.02	1 21 22 23 24 30	3
170.14	Khangay I.Z.			2>>K	+5	A	4910.87	9/36.62	4908.77	9910.48	1 21 22 23 24 36	2345
171.14	Khangay f.z.	2	2	S>>K	+S	в	4908.77	9910.48	4910.67	9934.45	36	34
172.14	Khangay f.z.	2	2	S>>N	+N	В	4908.46	9900.75	4912.82	9937.79	36	15
173.14	Khangay f.z.	2	2	S>>N	+S	В	4914.44	9941.01	4916.81	10059.94	22 24	135
174.14	Khangay f.z.	2	3	(S)>N	+N	В	4922.10	10220.09	4925.51	10239.68	32 34	1 1
175.14	Khangay f.z.	2	3	S>N	+S	В	4920.53	10244.91	4918.04	10223.25	32 34	11
176.14	Khangay f.z.	5	3	(S>N)	+N	В	4944.32	10344.65	4928.88	10249.86	32 34	1 1
177.14	Khan-Huhivn f.	1	2	D>>R	+NE	A	4920.82	9452.85	4846 68	9534 99	22.36	12345
178.14	Dungan f	li	3	D>N	+NW	A	4915 11	9625 49	4932 51	9630.08	22.36	1345
170 14		5	2	DN	+SE	R	4811 83	0712 55	4826.27	0723.62	32.34	
190 14		2		Т	TNE	U	4021.65	0202 11	4010.47	9723.02	126	
101 14		5	2		INC	D	4931.33	9302.11	4919.07	7527.20	30	
101.14		14	2		TINE	D	4730.70	10243.91	4717.10	10248.73	22.24	<b>1</b>
102.14		2	2	0		C	4942.83	10306.87	4920.78	10305.62	32 34	
183.14		5	3	U		C	4856.51	10302.48	4917.06	10306.20	32 34	
184.14	L	2	3	(N)	+SE	С	4703.90	10057.43	4632.66	10054.91	32 34	
185.14	Tayshirin f.	2	3	R	+SW	В	4618.05	9611.35	4611.35	9644.84	22	15
186.14	Tayshirin f.	2	3	(R)	+NE	С	4546.83	9739.15	4611.12	9645.48	22	15
187.14		2	3	(N)	+NW	В	4414.03	10055.07	4406.25	10047.00	32 34	1
188.14		2	3	ÌNÍ	+NW	B	4423.30	10056.65	4416.62	10050.15	32 34	h l
189.14	4	3	3	R	+N	R	4823 76	9611 19	4815 26	9658 07	32 34	li l
190 14		5	1	R	+NF	R	4815.00	9516 18	4803 24	9630.04	32 34	<b>i</b> [
101 14		1 K	12		+E	ř	4806 42	0704 24	1803.20	0640 42	32 34	†⁴
102.14		1	2	(N) N	TE LCE	С Р	4761 02	5/04.30	4003.20	7040.03	22 24	. 1
172.14		4	2		TOE	D C	4731.03	9032.13	4007.98	9/10.82	22 24	<b>∙</b>
193.14			15	U		C	4/34.19	9018.26	4750.58	9051.46	32 34	
194.14		2	3	(N)	+SE	C	4848.40	9758.04	4826.72	9723.97	32 34	1
195.14		2	3	N	+SE	B	4806.80	9927.92	4804.52	9919.98	32 34	1
196.14		2	3	N	+SE	B	4811.48	10008.35	4807.96	9935.46	32 34	1
197.14		5	3	(N)	+NW	С	4940.67	9944.32	4953.07	9946.59	32 34	1
198.14		5	3	(ŚŃ)	+NW	B	5018.26	10152.60	5008.67	10117.49	32 34	
199 14		5	3	N	+NW	Ć.	4917.95	9937 89	4934 41	9941 08	32 34	lı
200 14		5	1	NN	+ <u></u>	č	4020 22	0054 14	4035 22	0056 61	32 34	li l
200.14		2	2	11	· E	č	4013 30	7754.10 0630 67	4941 07	7750.01	22 24	l•
201.14	11h 6	2	2	0	ا مر ا		4712.29	7020.37	4014 71	7333.14	J2 J4	
202.14		2	5	2>K	+5	R	4935.50	9329.98	4934.71	9343.96	24	145
203.14	i setserleg f.z.		2	S>>N	+SE	A	4918.77	9637.49	4931.52	9717.70	22 24 36	1345

Монголия и Западное Прибайкалье

	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
N AL	Teetserleg f.Z.	1	2	S>>N	+SE	A	4928.85	9714.19	4943.83	9807.88	22 24 36	1345
204.14	Tsetserleg f Z	1	2	S>>N	+SE	В	4941.84	9805.40	4943.78	9819.82	24	145
205.14	Tsetserleg f.z.	2	2	(S>>N)	+S	Ċ	4943.75	9820.00	4950.22	9852.56	24	
200.14	Tsetserleg f.z.	2	2	S>R	+N	A	4956.11	9911.61	4959.03	10012.69	8 23 24	1345
207.14	136861168 1.84	3	3	(S)N	+SE	С	4909.42	9752.32	4929.33	9857.17	32 34	
208.14		2	3	(SR)	+SE	B	4909.09	9835.10	4914.36	9917.07	32 34	
209.14		2	3	(S)>N	+SE	В	4910.72	9934.58	4914.44	9941.01	36	15
210.14		2	3	(S)N	+SE	В	4911.34	9915.89	4922.08	9938.03	32 34	1
211.14		5	3	Ν́)	+E	С	4959.04	9959.42	4946.39	9957.77	32 34	1
212.14	Dzupnur f.	2	3	S>R	+NE	В	4905.87	9925.67	4902.88	9940.65	24	1345
213.14	Dzunnur f.	2	3	S>N	+NW	В	4901.33	9949.79	4903.75	10005.45	24	1345
214.14	Shishidgol f.	2	3	RS	+N	В	5128.64	9807.77	5125.94	9912.84	811	15
215.14	Darkhat f.	2	2	N	+E	Α	5143.29	9926.35	5020.39	9902.01	481124	12345
217 14	Darkhat f.	2	3	N	+W	С	5139.39	9932.52	5021.48	9858.57	811	13
218 14	Khubsugul f.	2	3	N	+E	в	4959.31	10003.62	5032.14	10023.53	8	123
210 14	Khubsugul f.	2	3	N	+W	В	4959.34	9955.51	5045.38	10010.46	8	123
220 14	Khubsugul f.	2	3	N	+W -	В	5035.61	10010.35	5048.73	10014.49	8	123
221 14	Khubsugul f.	2	3	N	+W	В	5038.71	10012.52	5044.50	10014.12	8	123
222.14	Khubsugul f.	2	3	N	+W	В	5039.04	10013.56	5042.58	10015.01	8	123
223.14	Khubsugul f.	2	2	N	+W	A	5025.69	10010.56	5124.15	10008.98	4824	1235
224.14	Khubsugul f.	3	3	N	+E	B	5101.97	10040.12	5140.35	10101.50	8	1
225.14	Khubsugul f.	2	3	N	+W	B	5124.12	10009.20	5140.99	10030.91	8	12
226.14	Baikalo-Mondinskiy f.	2	2	S>N	+N	Α	5139.93	9932.74	5143.72	10106.35	4 5 6 7 8 9 10 12 17 19 26	1345
			1								27 28 31	
227.14	Baikalo-Mondinskiy f.	2	3	SN	+S	В	5138.70	10005.51	5139.23	10028.37	8 10	1
228.14	Baikalo-Mondinskiy f.	2	3	SN	+N	В	5142.16	10057.86	5141.87	10110.05	8 10	1
229.14	Baikalo-Mondinskiy f.	2	3	SN	+N	B	5142.85	10051.31	5143.59	10243.21	8 10	1
230.14	Baikalo-Mondinskiy f.	2	3	SN	+S	В	5141.79	10059.41	5140.20	10112.65	8 10	t
231.14	Baikalo-Mondinskiy f.	2	2	S>N	+S	A	5143.72	10106.35	5143.38	10342.03	4 5 6 8 9 10 12 17 19 26	5
											27 28 31	
232.14	Baikalo-Mondinskiy f.	2	2	U		C	5140.00	10120.00	5142.50	10203.00	8 10	1
233.14	Baikalo-Mondinskiy f.	2	2	U		C	5139.00	10200.00	5139.00	10239.00	8 10	
234.14	Baikalo-Mondinskiy f.	2	2	S>N	+N	Α	5143.38	10342.03	5147.48	10438.70	4 5 6 8 9 10 12 17	5
	1		i i								19 26 27 28 31	
235.14	Tunka f.	2	2	S>N	+N	A	5140.19	10112.87	5152.65	10216.23	4 5 7 8 10 16 17 19 20 25	12345
1	1			· '							26 27 28 29 30 31	
236.14	Tunka f.	2	2	S>R	+NE	A	5153.17	10215.82	5144.51	10323.58	4 5 8 10 16 17 19 20 25 26	1345
											27 28 29 30 31	
237.14	Cherskiy f.	2	3	N>S	+SW	B	5146.07	10335.19	5115.50	10435.14	5 8 17 19 20 25	145
238.14	l	3	3	U		С	5025.00	9847.00	5007.94	9935.83	35	1

Примечание. 1 - Вознесенский, 1962; 2 - Гоби-Алтайское землетрасение, 1963; 3 - Дергунов, 1972; 4 - Карта активных разломов..., 1986; 5 - Карта неотектоники Прибайкалья..., 1982; 6 - Леви, Шерман, 1983; 7 - Ломоносов, Пампура, 1978; 8 - Лукина, 1988а; 9 - Лукина, 19886; 10 - Лукина, 1989; 11 - Лукина, 1990а; 12 - Лукина, 19906; 13 - Лукина, 1992; 14 - Лукьянов, 1963; 15 - Лукьянов, 1965; 16 - Ружич, 1972; 17 - Сейсмическое..., 1977; 18 - Сейсмическое районирование..., 1971; 19 - Сейсмотектоника..., 1975; 20 - Солоненко и др., 1968; 21 -Трифонов, 1985; 22 - Трифонов, Макаров, 1988; 23 - Хилько, Балжинням, 1978; 24 - Хилько и др., 1985; 25 - Хромовских, 1965; 26 -Шерман, 1975; 27 - Шерман, 1981; 28 - Шерман, 1982; 29 - Шерман, Леви, 1976; 30 - Шерман, Леви, 1978; 31 - Шерман и др., 1973; 32 -Нозвауаг, Тгібпооv, 1992; 33 - МоІпаг, Deng Qidong, 1984; 34 - Хосбаяр П., новые данные; 35 - Лукина Н.В., новые данные; 36 - Трифонов В.Г., новые данные.

Приложение 14.1

### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

#### Appendix 14.1

#### Manifestations of fault activity and methods of offset dating

N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign
1.14	OF,OC,OT,HT,SI	54.14	OF,SI	119.14	OF	181.14	OF,OC
2.14	OF,OC,OD,OT,SI;MC	55.14	OF	122.14	OF	185.14	OF
3.14	SI,OF,OC	59.14	OF	123.14	OF	186.14	SI
4.14	OF,OC,HT,SI	61.14	ОТ	124.14	OF	187.14	OF
5.14	OF,OC,SI	62.14	ОТ	125.14	OF	188.14	OF
6.14	OF,OC,SI	63.14	ОТ	126.14	OF	189.14	OF
7.14	OD,OF,OC,SI	64.14	ОТ	127.14	OF	190.14	OF
8.14	OF,OC,SI	65.14	OF,PS	128.14	OF	192.14	OF
9.14	OF	66.14	OF.PS	129.14	OF	195.14	OF
10.14	OF,OD;MC	69.14	OF	130.14	OF	196.14	OF
11.14	OF.OD.PS:GC	74.14	OF.SI	131.14	OF	197.14	OF

N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign
12.14	SI	77.14	OF	132.14	OF	199.14	OF
13.14	OF,OD;MC	78.14	OF	133.14	OF	200.14	OF
14.14	OF;MC	79.14	OF	134.14	OF	202.14	OF
16.14	OD, OF, PS, HR, DC, CR; MC	80.14	OF	135.14	OF	203.14	OD,OF,ER,HR;HI
17.14	OD, OF, PS, HR, DC, CR; MC	81.14	OF	136.14	OF	204.14	OD,OF,ER,GE;AR
19.14	OF,PS;MC	82.14	ER	137.14	OF	205.14	OF,ER,HR;HI
20.14	OF,OD,OC,SI;MC	84.14	OF,ER,FM	138.14	OF	207.14	OD,OF,OC,OT,SI,HJ,ER
21.14	RS,ST	85.14	OD,OF,ER;MC	139.14	OF	210.14	OF
22.14	OD,OF,RS	86.14	ER	141.14	OF	211.14	OF
23.14	ST	87.14	OF	142.14	OF,OC	212.14	OF
28.14	OF	90.14	OF,OD;MC	143.14	OF,OC	213.14	OF,PS
29.14	OF	91.14	SI	144.14	OF,OC	214.14	OF,PS
30.14	OF	92.14	SI	149.14	RS	215.14	OF,VC,RS
31.14	OF	93.14	SI	150.14	RS	216.14	OD,OF,PS,RS;CF
32.14	OF,OD:GC	94.14	OF	151.14	SI	217.14	OF
33.14	OF;MC	95.14	OF	152.14	OF,OT	218.14	OF,SI,OD,OT,RS
34.14	oc	96.14	OF,OD;AR	154.14	OF	219.14	OF,SI,OD,OT,RS
35.14	OF,OT,SI	97.14	OF	156.14	OF	220.14	OF,SI,OD,OT,RS
36.14	OF,OC,SI	98.14	OF,OD,ER,PS;MC	157.14	OF	221.14	OF,SI,OD,OT,RS
37.14	OF	101.14	ER	160.14	OC,SI	222.14	OF,SI,OD,OT,RS
38.14	OF,OC,SI	102.14	ER	161.14	OC,SI,OF	223.14	CF,OD,OF,OT,RS
39.14	OF,OC,SI	103.14	ER	162.14	OF	224.14	OF
40.14	OF,OC,SI	104.14	OF	165.14	OF	225.14	OF,SI,OD,OT,RS
41.14	OF	105.14	ER	167.14	OD,OF,OC,DC,ER,HR,SI,	226.14	CF,OD,OF,OC,OT,HC,PS,
					CR;MC		VC,HT,RS
42.14	OF,OD,PS;MC	106.14	ER	172.14	OF	227.14	OF,OC,SI
43.14	RS	107.14	ER	173.14	OF,PS,RS;MC	228.14	OF,OC,SI
44.14	RS,OF,SI	109.14	ER	174.14	OF	229.14	OF,OC,SI
48.14	OF	111.14	ER	175.14	OF	230.14	OF,OC,SI
49.14	OF	112.14	ER	176.14	oc	235.14	OD,OF,OC,OT,SP,HC,PS,
							HR,HT,PH,RS
50.14	OF,SI	115.14	OF	177.14	OD,OF,ER,HR;MC	236.14	OD,OF,OC,OT,SP,SI
51.14	ОТ	116.14	OF	178.14	OF,OD,ER,GE;HI	237.14	OF,OT,RS,PS,OC
52.14	OF,PS;MC	117.14	OF	179.14	OF	238.14	OC,SI
53.14	SI	118.14	OF	180.14	OD,OF,DC		

# Приложение 14.2

# Наклоны плоскостей разломов

# Appendix 14.2

# Dip of faults

.

N₂	An-As	Site	N₂	An-As	Site
2.14	70 80 SW			70 70 SS	4510.65 9916.87
10.14	20 40 SW			70 70 SS	4509.05 9933.88
11.14	65 65 SW			65 75 SS	4509.05 9933.88 - 4508.44 9940.00
13.14	65 65 NE			75 75 SS	4507.56 9953.68 - 4506.83 10000.23
16.14	55 60 SW			75 75 NN	4458.38 10059.88 - 4458.45 10105.42
17.14	60 80 SW	4905.35 9024.67	101.14	68 68 SW	EE
	75 80 SW	4825.83 9059.75	103.14	82 82 SW	NW
18.14	60 60 SW	4746.93 9129.33		46 46 SW	SE
	75 75 SW	4722.28 9149.73	106.14	68 68 NN	
	80 80 SW	4713.75 9158.81	170.14	55 65 WW	4909.03 9835.18 - 4908.84 9837.40
	65 70 SW	4746.93 9129.33 - 4739.72 9135.76	177.14	65 65 NE	4902.47 9515.14
1	70 75 SW	4732.88 9140.28 - 4722.28 9149.73		75 75 NE	4908.41 9507.52 - 4902.47 9515.14
	70 75 SW	4713.75 9158.81 - 4658.33 9209.02	216.14	75 85 WW	
22.14	35 45 SW		218.14	75 85 WW	
32.14	75 75 WW		219.14	75 85 EE	
82.14	55 60 NE		220.14	75 85 EE	
96.14	74 74 NN	4534.26 9732.54	221.14	75 85 EE	
	74 74 NN	4534.26 9732.54	222.14	75 85 EE	
98.14	65 75 SS	4509.05 9933.88	223.14	75 85 EE	
	75 75 SS	4507.56 9953.68	225.14	75 85 EE	
	75 75 SS	4506.83 10000.23	235.14	60 80	

# Приложение 14.3

# Амплитуды и скорости перемещений по разломам

# Appendix 14.3

•

# Offsets and rates of motion on faults

Ne	Md	T	V	Site	N₂	Md	T	V	Site
1.14	R500 500	N2-Q		NN	101.14	V0.3 0.6	1957		ŴŴ
1	D500 500	N2-Q		NN	[	VI.11.1	1957		EE
	R250 250	N2-Q		SS		S0.5 0.5 1	957		EE
	D100 100	N2-Q		SS	102.14	V0.5 0.5	1957		SW
2 14	R2000 2000	N2-Q			103.14	V0.5 1.5	1957		NW
	D100 100	Q3-(Q4)				R0.5 2.5	1957		SE
	D200 200	03-(04)				\$0.3 0.3	1957		SE
4 14	R700 700	N2-0			105.14	V0 5	1957		
4.14	D100 100	N2-0			107.14	V1.5 1.5	1957		
5 14	R100 10	N2-0				ISI 1	1957		
7 14	R450 500	N2-0			108.14	V0.15 0.15	1957		NW
/.14	D50 50	N2-0				50.1.0.1	1957		NW
10.14	R 500 500	N2-0			ł	R2 2	1957		SE
10.14	D400 400	N2-0			109.14	V8 9.2	1957		NN
	V1.5.2	03-04		NW	111.14	VI.2.2.2	1957		
	D1 5 1.5	042		SE	112.14	V0.15 0.15	1957		
	V1015	042		SE	149.14	V0102	1960		F
	D6065	04		SE	150.14	V0102	1960		SF
	VI 520	04		SE	166 14	\$4.5	04		4924 98 9408 35
	D12 12	032-04		SE	100.11	\$200 200	03-04		4924 98 9408 35
i	V4 5 5	032-04		SE	1	\$20.25	04 ·		4024 08 0408 35
	14.55	432 44		UL		520 25	<b>X</b> <sup>1</sup>	1	4024 62 0416 02
	D20 25	03-04		SE	167 14	\$15.25	(04)		4924.03 9410.02
11 14	55.6	Ň			10/.14	51000 1000	6		4074 63 0416 02
11.14	\$13.13	(03)-04				\$2.25	1005		4924.03 9410.02
12.14	31313	(Q32)-Q-				SZ 2.5	1905		4921.33 9443.01
15.14	023	V <sup>-2</sup>				514 15	124 1		4921.33 9443.01 -
	DO 10	(01)				62.64	1006		4924.05 9425.24
	022 22					35.5 4 VI 1	1905		4920.85 9452.81
1	D22 23	02.04				550 50	1905		4920.85 9452.81
	DOU 100	032.04				530 30	04		4920.85 9452.81
	K7.5 10	Q32-Q4				521 21	Q4		4924.03 9410.02 -
	DISS	022.04			[	545 60			4924.05 9423.24
	K1.5 Z	Q32-Q4				545 50	Q4		4924.03 9410.02 -
14.14	D15 20					600.00	02.04		4924.05 9423.24
16.14	D13 20			1026 77 0010 CP		580 80	03-04		4924.03 9410.02
10.14	027 27	Q4		4925.77 9010.08		5100 100	Q3-Q4		4924.63 9416.02 -
	DISIS			4025 77 0010 (0		0000 000			4924.05 9423.24
	01313	Q4		4925.77 9010.08		5200 200	Q3-Q4		4924.63 9416.02 -
	D26 29			4036 77 0010 69		6700 800			4924.05 9423.24
	030 38	Q4		4925.77 9010.68		5700 800	Q		4924.63 9416.02 -
	D100 700			40.40 60 0000 00		0000 000			4924.05 9423.24
	10100 /00	V.		4942.38 9000.99 -		2900 900	ען		4924.63 9416.02 -
1	B 100 1000			4910.73 9020.33		01600 1600			4924.05 9423.24
	K100 1000	N2-Q		4942.38 9000.99 -		51500 1500	Q		4924.63 9416.02 -
1	D5 7			4910.73 9020.33	100 14	05.6	1005		4924.05 9423.24
1	י נען	24		4942.38 9000.99 -	108.14	22 0	1902		4918.37 9515.52 -
1	D12.14			4943.// 9010.08	1	60.0	0		4917.64 9529.40
	13 14	24		4942.38 9000.99 -		6 V V	Q42		4918.37 9515.52 -
	D19 19			4923.// 9010.08		015.10			4917.64 9529.40
1	81 810	<b>V</b> <sup>4</sup>		4942.38 9000.99 -		515 18	Q42		4918.37 9515.52 -
1	D00.04	~		4925.77 9010.68					4917.64 9529.40
	D22 24	Q4		4942.58 9000.99 -		S19 20	Q42		4918.37 9515.52 -
	<b>DA A C</b>			4925.77 9010.68					4917.64 9529.40
	D24 26	Q4		4942.58 9000.99 -		S27 27	Q42		4918.37 9515.52 -
				4925.77 9010.68					4917.64 9529.40
1	U33 34	<b>V</b> 4		4942.58 9000.99 -		530 30	Q42		4918.37 9515.52 -
				4925.77 9010.68					4917.64 9529.40
1	D50 60	Q32-Q4		4942.58 9000.99 -		S34 36	(Q42)		4918.37 9515.52 -
				4925.77 9010.68					4917.64 9529.40
1	D70 75	Q32-Q4		4942.58 9000.99 -		S37 38	(Q42)		4918.37 9515.52 -
				4925.77 9010.68	[				4917.64 9529.40
	V0.7 2	Q4		4925.77 9010.68		S75 75	(Q4)		4918.37 9515.52 -
	1								4917.64 9529.40
17.14	D3000 3500	(Q)		4825.83 9059.75		S5.25 5.75	1905		4915.68 9611.08 -
						1			4915.06 9623.92

№	Md	T	V	Site	N⊵	Md	T	V	Site
	D2500 3000			4818 57 9110 03		0 00	042		4015 68 0611 08
1	D2500 5000			4010.37 9110.03		57 5	V-12		4913.06 9011.06
	D500 600	Q2-Q4		4818.57 9110.03	169.14	S5.5 5.5	1905		4912.61 9713.72
	D40 40	in		4818 57 9110 03	1	VI I	1005		4012 61 0713 72
				4010.57 9110.05			1905		4912.01 9713.72
1	D3 4	Q4	1	4818.57 9110.03		S40 45	Q4		4912.61 9713.72
i	D3 3	04		4818.57 9110.03 -		S500 500	02-04		4912 61 9713 72
	200	×.	1	4000 20 0116 00		00000000	<b>X- X</b>		4712.01 7713.72
				4809.39 9110.88				l .	
	D25 27	04	ļ	4818.57 9110.03 -		S4000 4000	0	i i	4912.61 9713.72
		<b>`</b>		4900 20 0116 99					
1		_		4009.39 9110.00					1
1	D36 40	(Q4)		4818.57 9110.03 -	170.14	S5.5 5.5	1905		4910.58 9742.37
				4800 30 0116 88					
				4009.39 9110.00					
	D100 120	Q32-Q4		4818.57 9110.03 -		S0.3 0.8	1905		4910.08 9758.42
1			1	4809 39 9116 88					
1.0.14	D0000 0000			4766 26 0124 67		111 6 1 6	0.00		4010 00 07 00 40
18.14	D2000 2000	N N		4/33.26 9124.3/		VI.5 I.5	Q42		4910.08 9758.42
	D2500 3500	0		4746.93 9129.33		S200 250	03-04	1	4910.08 9758.42
	D000 000	in or	1	4746 02 0120 22		6200 400	0.01		4010 00 0750 42
	D000 900	Q2-Q4		4740.93 9129.33		3300 400	42-64		4910.08 9736.42
	D4 4	16th-cent.		4739.72 9135.76		S1500 1500	Q		4910.08 9758.42
1	80505	16th-cent		4739 72 9135 76		580 100	103-04		4000 03 0835 18
1	D0000.000			4755.12 7155.70		01000 100	22-24		4909.05 98555.18
	D2700 3000	Q		4732.88 9140.28		S1000 1500	Q		4908.85 9842.62
	D2000 2000	0	1	4722.28 9149.73		V10 10	0		4908.85 9842 62
	D3600 2000	là		4722 28 0140 72		62.2	1005		4008 (1 0005 (8
1	D2300 3000	V.		4/22.20 9149.73		52 2	1905		4908.01 9905.08
1	D650 700	(Q22)-Q3-Q4		4713.75 9158.81		V0.5 1	1905	<b>j</b>	4908.61 9905.68
1	02545	16th cent	l	4800 30 0116 99 -		\$150 160	03-04	1	4008 61 0005 69
1	2.5 4.5	Loui-celle		4866 66 010		5150 100	ייצייצין		T7V0.01 9903.08
				4755.26 9124.57					
	V021	16th cent		4800 30 0116 88 -		V10 20	03-04	· ·	4008 61 0005 68
		1.001-0010					X2 X4		4700.01 7705.00
				4755.26 9124.57					]
1	D9 9	042		4809.39 9116.88 -		S1200 1500	0		4908.61 9905.68
		<b>X</b>		4755 26 0124 57			<b>X</b>	i i	
1				4733.20 9124.37					1
	D12 18	Q4		4809.39 9116.88 -		V65 70	0		4908.61 9905.68
				4755 26 9124 57			· ·		
1			1	4755.20 9124.57			1	1	
1	D25 25	<b> Q</b> 4		4809.39 9116.88 -		S5 5	1905		4909.03 9835.18 -
				4755.26 9124.57					4908 84 9837 40
	D20 20			4800 20 0116 88		1	1.000		4000.04 0007.40
	028 30	Q4	1	4809.39 9110.88 -		V1.5 Z	1905		4909.03 9835.18
				4755.26 9124.57					4908.84 9837.40
	D4 5	16th cent		4755 26 0124 57		S100 100	02.04		4000 02 0925 19
	1045	Tour_com.		4733.20 9124.37 -		3100 100	123-24		4909.03 9633.18 -
				4746.93 9129.33	1			1	4908.84 9837.40
1	N0 5 0 8	16th cent		4755 26 9124 57 -		18150 150	03-04		4000 03 0835 18 -
				4755.20 7124.57		0150150		1	4909.05 9855.18 -
1				4/46.93 9129.33	4				4908.84 9837.40
1	D10 12	042		4755.26 9124.57 -	1	S100 100	03-04		4908.84 9837.40 -
1				4746 02 0120 22			<b>N</b> - <b>N</b> -		4009 95 0942 62
1				4/40.93 9129.33	1				4908.83 9842.02
1	N0.8 1	1Q42		4755.26 9124.57 -	1	S150 150	03-04		4908.84 9837.40 -
1				4746 03 0120 33				1	4009 85 0842 62
				4740.95 9129.55	1	<b></b> .			4708.83 9642.02
	D21 21					V4 4	Q3-Q4		4908.84 9837.40 -
									4908 85 9842 62
	D2 5 2	16th cont		4712 76 0169 91		C1000 1000	0		4000 04 0027 40
	02.55	Tour-cent.		4/13./3 9138.81 -		121000 1000	N N		4908.84 9837.40 -
				4658.33 9209.02					4908.85 9842.62
1	N0 0 7	16th-cent		4713 75 0158 81 -	]	V20.25	0		4008 84 0837 40
				4/15.75 /150.81 -		12025			4908.84 9837.40 -
				4658.33 9209.02					4908.85 9842.62
	D2.5 3	16th-cent	ł	4713.75 9158 81 -	1	S/V=20/1		I	l I
				4668 22 0200 02					
1	1	L		4038.33 9209.02				ł	
1	NO 0.7	16th-cent.		4713.75 9158.81 -		S/V=40/1		1	1
1				4658 33 0200 02				1	1 1
1	Day en	1	1	1000.00 7207.02	1		1	1	I I
1	D/V=5/I	1	1	4809.39 9116.88 -	1	S/V=150/1	l I	1	ı I
1	1	1	!	4755.26 9124 57	1	1	ł	1	ı I
1	DA/-0 12/1	1	1	4755 26 0124 67	1	SAL-2 40	[		I [
1	U/ V=8-12/1			4/33.20 9124.37 -		5/V=2-4/I	1		I I
1	1			4746.93 9129.33					
1	D/V=5/1			4746 93 0120 22	171.14	V115	042		4008 74 0010 52
1		1		1910.73 7147.33 -	1 / 1.14	***	<b>V</b> <sup>4</sup> 2		7700.74 7910.32
1	1			4/39.72 9135.76		1			ļ l
19.14	D1.52	16th-cent.		4657.89 9209.11 -		S2000 2000	0		4908 74 9910 52
1	1 ····			4640 74 0014 00	1		<b> </b> *		
				4048.74 9214.22					
	V0 0.8	16th-cent.		4657.89 9209.11 -		V100 150	0		4908.74 9910.52
1				4648 74 0214 22			1		
	<b>D</b>			TUTO. / T 7414.44					; I
20.14	KU.5 0.5	Q4		NW	ł	S/V=12/1	1		1
22 14	D100 100	03-04			173 14	50 5 2	04		ww 1
	D200 200					10.00	121		
1	D200 250	(Q22)-Q3-Q4				V0.5 Z	JQ4	]	WW I
1	V50 50	(022)-03-04	1		177 14	NO.5 0 5(+SW)	1905	1	4908 41 9507 52
42.14	000	042	1			[no.2 ·			4000 48 0614
42.14	כ כען	Q42	1			KU.3 I	V42		4902.47 9515.14
1	D6 6 04					D5 5	042		4902.47 9515.14
1		04		1		DISIS	N.		4002 47 0616 14
	51013	<b>V</b> <sup>4</sup>					1 <b>4</b>		4702.47 9313.14
1	D80 80	Q3-Q4				DI.5 1.7	1905		4908.41 9507.52 -
1		· ·							4902 47 9515 14
69.14	In Lea	00				00000	1000		4000 41 0000 00
52.14	KI.3 Z	Q42				KU.2 V.8	CORT		4908.41 9307.32 -

Монголия и Западное Прибайкалье

	Md	<b>T</b>	V	Site	No	Md	Т	V	Site
Ne	1010	•	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·					·	4002 47 0515 14
		012				D2 2	042		4008 41 0507 53
	S2 2	Q42				03 3	Q42		4908.41 9307.32 -
									4902.47 9515.14
65.14	VI.51.5	Q42				R0.75 0.75	Q42		4908.41 9507.52 -
02.0									4902.47 9515.14
46 14	V1.04.5	Q42				D4 4	Q42		4908.41 9507.52 -
00.14							<b>`</b>		4902.47 9515.14
	D115	1967				R0505	042		4908 41 9507 52
82.14	1.5						~		4002 47 0515 14
		1007				DCC	0.00		4902.47 9313.14
ł	V1.5 3.5	1907				1000	Q4Z		4908.41 9507.52 -
					1				4902.47 9515.14
85.14	D1.5 1.5	1967				D7 9	Q42		4908.41 9507.52
									4902.47 9515.14
	V0.3 0.5	1967				D1.72	1905		4902.47 9515.14 -
i	i i								4851.30 9529.19
	013	042				R0.3.0.3	1905		4902 47 9515 14 -
		<b>x</b>							4851 30 0520 10
	10405	012				D2 2	042		4002 47 051
	V0.4 0.5	042			170 14		042		4902.47931
	D8 9	Q4			178.14	D3.5 4	Q42(1905		
	VII	Q4				V0.5 0.5	Q42		CC
	D12 14	Q4				D0.3 0.3	1905		SS
	D25 28	(Q32)-Q4				V0.5 0.7	1905		NN
	V0.5 1.5	(032)-04			203.14	S1 1	1905		SW
	D55 60	03-04				VI I	1905		SW
	V2 2 5	03.04			204 14	\$3.3	1905		sw
	D100 100	02 04			204.14	V0 2 0 4	1005		cw
1	D100 100	23-Q4				V0.5 0.0	1905		3₩
	D450 550	۷ V				52.5 2.5	1905		
	D/V=4-8/1					S2.5 2.5	1905		NE
86.14	V0.2 0.7	1967				<b>[VI 1.8</b>	1905		CC
90.14	V8 9	Q32-(Q41)			1	VI 1.8	1905		NE
94.14	V0 1.5	Q42		EE	1	S4.5 4.5	Q42		SW
95.14	R0.5 1	042				S7 8	042		sw
96 14	\$4000 4500	ò -		4534 26 9732 54	}	159.10	042		ŚW
30.14	\$1000 1000	က်ကျ		4534 26 0732 54			042	1	SW
· ·	5400 500	022 041		4524 26 0722 54	9	CAE AE	012 04		SW
	13400 300	022-041		4334.20 9732.34	l	343 43	032-04		SW
	5250 250	Q3-Q41		4334.20 9/32.34		560 60	Q32-Q4		sw
	IS15 15	Q32-Q41		4534.26 9732.54	207.14	{R/S=9/1			
	S1500 1500	Q2-Q41		4523.82 9833.76	213.14	V0.5 1.5	Q42		ww
	S350 350	Q3-Q41		4523.82 9833.76	214.14	VI 4	Q42		
	S100 100	03-041		4523.82 9833.76		S2 4	042		
98.14	\$1.5 2.5	1957		4510.65 9916.87	216.14	N200 1500	N2-0		
1	V0 1	1957		4510 65 9916 87			03-04	VN3 5 3 5	s
	V2525	04		4510 65 0016 87			03-04	VN0 12 0 15	N
	S1 9 2 A	1057		4500 05 0022 99	217.14	2000 1 500		VINU.13 0.13	14
	31.0 2.4	1957		4509.05 9933.00	217.14	11200 1300	112-0		
	VII	1957		4309.03 9933.88	218.14	N100 100	N2-Q		
	543 43	Q4		4509.05 9933.88	219.14	N100 100	N2-Q		
	S50 50	Q4		4509.05 9933.88	220.14	N260 260	N2-Q		
	S5 5	1957		4458.75 10050.85	221.14	N200 200	N2-Q		
1	S2.5 3.5	1957		4509.05 9933.88 -	222.14	N140 140	N2-Q	ł	
1	ł			4508.44 9942.93					
1	V0 I	1957		4509.05 9933 88 -	223.14	N600 700	N2-0	İ	s
1	1			4508 44 0042 02			··- ×		~
1	85.5	042		4500 05 0022 00		N1600 1700	N2.0		N
i	33 3	<b>V</b> <sup>1</sup> <sup>4</sup>		4609 44 0040 00	]		1°2-Q		17
l	0000	0.00		4308.44 9942.95					
ł	33.3 0.3	Q42		4509.05 9933.88 -	226.14	N 1000 1200	N2-Q	VN0.4 0.4	
				4508.44 9942.93			l		
	S6.8 7.2	Q42		4509.05 9933.88 -		S4000 4000	(N2)-Q		
				4508.44 9942.93		1	_		
	S8 8.2	042		4509.05 9933.88 -			0	VS2.83.0	
				4508 44 9942 93			<b>x</b>		
	S10.10	012		4500.05 0022 99	225.14	N12000 4000	220	10000	
1	310 10	V**		- 307.03 7733.88 -	233.14	143000 4000	172-V	VINU.2 U.8	
1				4508.44 9942.93			-		
1	50.8 11.3	Q42		4509.05 9933.88 -		\$1000 1000	N2-Q		
1				4508.44 9942.93					
1	S14 14	Q42		4509.05 9933.88 -			03-04	VS0.4 4.5	
1	ł	1		4508.44 9942.93					
I	V0.5.0.5	042		4509 05 0033 89 -	236 14	N3000 4000	N2-0		
		~~~		4509 44 0042 02			· · • · · ·		
	817.00		•	TJU0.74 7742.73		01000 1000	han		
	31/20	V <sup>4</sup> 2		4309.03 9933.88		51000 1000	NZ-Q		
1	5/ <b>К=</b> 20-45/1			4509.05 9933.88 -			Q3-Q4	VS0.4 0.7	
L				4508.44 9942.93	L	I	l		

### Сейсмические проявления в зонах разломов

# Appendix 14.4

# Manifestations of seismicity in fault zones

N₂	Seis	Date	γλ	H	Add
11.14					Seismic rupture, 6 km long, not older than one thousand years, with 1.5-2 m of
1					sinistral and 0.5-2.5 m of vertical displacements in its central part, magnitudes of
					sinistral offsets decreasing (reaching zero value) and of vertical offsets increasing
1					(up to 3 m, SW side upthrown) southeastward
13.14					Old seismic landslides (Q32)
					The length of seismic rupture of the last eartquake is 25 km
65.14		1570			<b>0</b> • • • • • • • • • • • • • • • • • • •
					Older seismic rupture
66.14		1570			
					Older seismic rupture
82.14	M7.5 7.5 Mogod	05.01.67	4809.00 10254	.00	•
84.14	M7.5 7.5 Mogod	05.01.67	4809.00 10254	.00	The 1967 rupture is about 40 km long. In the northern part it strikes N180E
					(oblique to the fault) and displays extension=10-15cm, vertical component=5-
					10cm(+SE), and dextral component=20 cm [33]. Fault plane solution shows
				1	nearly pure strike-slip movement with right-lateral slip on the plane striking
			]		nearly N-S
85.14	M7.5 7.5 Mogod	05.01.67	4809.00 10254	.00	
86.14	M7.5 7.5 Mogod	05.01.67	4809.00 10254	.00	
96.14	, J			I I	There are evidences of seismic ruptures of Holocene age in some places of the
					fault zone: S>V; V(+N or +S)<=1.5 m
98.14	M8.3 8.3 Gobi-Altai	04.12 1957	4518.60 9912.0	60	Molnar and Deng Oidong [33] assumed 8 m of oblique left-lateral and reverse
					slip on the fault plane 270 km long, which dips S reaching the depth of 20 km.
1					According to V.G.Trifonov's data, the maximum 1957 left-lateral offset is only 5
					m in the land surface
101.14	M8.3 8.3 Gobi-Altai	04.12 1957	4518.60 9912.0	60	En echelone system of the NE-trending short seismic runtures in the western
1					termination
102.14	M8.3 8.3 Gobi-Altai	04.12 1957	4518.60 9912.0	60	
103.14	M8.3 8.3 Gobi-Altai	04.12 1957	4518.60 9912.0	60	
105.14	M8.3 8.3 Gobi-Altai	04.12 1957	4518.60 9912.0	60	Seismic motures with V<=5 m
106.14	M8.3 8.3 Gobi-Altai	04.12 1957	4518.60 9912.0	60	2-2.5 and 4-5 m of vertical displacement of 1957 in the NW and E parts of the
					nupture, respectively. NE side uplifted
107.14	M8383 Gobi-Altai	04 12 1957	4518 60 9912 6	60	Local Ritut grapen (V $\leq$ =32 gm). En echelon system of NW-trending short
1			1010.00 9912.		runtures
108.14	M8.3 8.3 Gobi-Altai	04.12 1957	4518.60 9912.0	60	
109.14	M8.3 8.3 Gobi-Altai	04.12 1957	4518.60 9912.0	60	
111.14	M8.3 8.3 Gobi-Altai	04.12 1957	4518.60 9912.0	60	
112.14	M8.3 8.3 Gobi-Altai	04.12 1957	4518.60 9912 6	60	
149.14	M6.7 6.7 Burynhar	00.00.1960		1	Seismic rupture, 18 km long
150.14	M6.7 6.7 Burynhar	00.00.1960			
167.14	M8.2.8.2 Bolnav	23.07 1905	4912 00 9600 (	ho	Pressure ridges and tension gashes and cracksvrs. After Molnar P and Deng
1					Ouidong [33] the July 23, 1905 event had a magnitude of \$ 7
				t I	At the point with coordinates 49021 53' N 94045 01' F there are records of a
					strong earthquake of $2360+100$ vrs $(14C-dating)$ . At the point with coordinates
					49020 85' N 94052 81' F there are records of the strong earthquakes of 1400+.
	1				$100 \text{ vrs} \cdot 1780 + 200 \text{ vrs} \cdot 3870 + 180 \text{ vrs}$ As a whole nale coarthquakes $1000 + 50$
					vrs 1400+-100 vrs 1780+-200 vrs 2370+-20 vrs 2000+-00 vrs 2200+ 100 vrs
					3870+-180 vrs and 4200-4300 vrs ago (14C-dation) have been identified in the
	4				fault zone (Trifonov 1085) Thus the recurrence interval is 200, 1000 very 400 ver
1	1				in average All these earthquakes have produced total officet with evence and officet
					cinistral movement of S_0 mm/ve
168 14	M8282 Bolney	23 07 1004	4012 00 0600	ha	311134 W 1107611611 OF 3-7 1111/ YI
100.14	DUIIIay	23.07 1703	7712.00 9000.0		At the point with poordinates (0015 69' N and 06011 09' E there are received of
					rection of point with coordinates 49013.06 IN and 90011.05 E there are records of 3
					Shong candiquakes (except the 1905 one), the oldest cartiquake with the 14C-age
170.14	MODOD Dalam	22.07.1006	4012 00 0(00		0142107-80 yrs.
170.14	Mo.2 6.2 Doinay	23.07 1905	4912.00 9000.0		A secondary bent normal fault of 1905 to the N of the main fault, $\lambda = 100 \text{ m} V(-4 \text{ m})$ while $\lambda = 100 \text{ m} V(-4 \text{ m})$ while $\lambda = 100 \text{ m}$
					Nmax=1.5m(+N). Short gradens ( $L <=100$ m; $v <=4$ m), striced N55-650E in the
				1	Taun zone [1905]. At 49008.85 N and 98042.62 E short graden (L=700m; $V = 1.2m$ (NUV) was formed in 1005, stable N
				,	$v=1.5m \pm Nw$ ) was formed in 1905; strike N
					At the point with coordinates 49009.03' N and 98035.18' E - records of 3 strong
					carquakes (except of 1905), the last one 1300+-250yrs ago (14C). At the point
					with coordinates 49008.84 N and 98037.40 E - records of 2 strong eartquakes
			Į		(except of 1905), with the 14C ages of 2950+-150yrs and 3280+-180yrs. At the
					point with coordinates 49010.58' N and 97042.37' E - records of strong
L					earthquake with V=0.4m (+S) and the 14C-age of 4280+-250yrs

N₂	Seis	Date	γλ	Н	Add
171.14	M8.2 8.2 Bolnay	23.07 1905	4912.00 9600.0	0	At 49008.74' N and 99010.52' E - last minor seismic ruptures of the 1905
.,					earthquake
177.14	M8.2 8.2	23.07.05			
178.14	M8.2 8.2	23.07.05			Seismic rupture is 34 km long
202.14					Old seismic rupture
203.14	M7.6 7.6 Tsetserleg	09.07.05	4930.00 9700.0	<b>)</b> 0	Total length of the seismic rupture along faults 203.14, 204.14 and western part of
					205.14 L=130km. According to P.Molnar and Deng Quidong [33], the July 9,
					1905 earthquake had a magnitude of 8.4
204.14	M7.6 7.6 Tsetserleg	09.07.05	4930.00 9700.0	00	Total length of seismic rupture along faults 203.14, 204.14 and western part of
					205.14 L=130km. In the south-western part roots of old trees were bent up to
					0.5m near the seismic rupture and broken on the rupture of 1905. The younger
					trees are not offset and deformed. It shows absence of motion after 1905
205.14	M7.6 7.6 Tsetserleg	09.07.05	4930.00 9700.0	00	
207.14	M7.6 7.6 Tsetserleg	09.07.05	4930.00 9700.0	00	
213.14					Old seismic rupture
214.14					Old seismic rupture
216.14					"Dzharagol" paleoseismic rupture (1-1.25 m of normal throw) in the north and
					another rupture in the south (offsets fan surface and a grave, 900-1200 yr. old,
					with 0.5 m of vertical throw and 0.5 m of extension) have been described
226.14	199 Shimki	22.08.1814			
	199 Turan	24.02.1820			
	177 Turan	08.03.1829			
	17.0 7.0 Shimki	19.03.1829			
	M6.76.7 Mondy	05.04.50			respectively) running along the fault
	M5.0 6.0 Kyren	10.08.58			
	M5.0 6.0 Kyren	22.10.58			
235.14					"Khubyty" (in the west), "Arshan" (on the central fault segment) and "Tora" (in
					the east) paleoseismic ruptures have been described as arranging for the zone of
		1			the fault
236.14					The eastern segment of the fault bears signs of paleoseismic events ("Torskaya" rupture)
237.14		1			"Babkha" and "Snezhnaia" paleoseismic ruptures have been described

# Приложение 14.5

# Прочие сведения о разломах

.

# Appendix 14.5

#### Other data on faults

№	Data
2.14	S, UC. Milonites and hematite on the fault
3.14	S, UC
7.14	(Q3);UC
10.14	Q4;S, UC
11.14	S, UC. Reverse slip along segments striking N400W, with minor sinistral component along segments striking N520W
12.14	S, UC
13.14	Q42;S, UC
14.14	S, UC
16.14	S, UC. Between points with coordinates 49010.75' N, 90020.33' E and 49005.35' N, 90024.67' E the fault zone reveals itself as graben of Late Neogene-Ousternary
17.14	S, UC
18.14	Narrow and shallow Holocene graben along the fault zone between points with coordinates 4755.26 9124.57 and 47046.93' N. 91029.33' E
19.14	S, UC
20.14	Q4;S, UC
21.14	S, UC
22.14	Q3-Q4;S, UC
32.14	Q4;S, ÚĆ
33.14	Q3-Q4;S, UC
42.14	Q42;S, UC
43.14	Q3-Q4;S, UC
44.14	Q3-Q4;S, UC
52.14	Q42
53.14	(Q3-Q4)
54.14	Q3-Q4
65.14	Q42;S, UC
66.14	Q42;S, UC
82.14	1967;UC
84.14	1967;S, UC

No Data 1967;S, UC 85.14 86.14 S, UC 90.14 Q3-(Q41);S, UC 91.14 Q3-(Q4);S, UC 92.14 Q3-(Q4);S, UC 93.14 Q3-(Q4);S, UC 94.14 Q4;S, UC 95.14 Q4;S, UC 96.14 Q3-Q41;S, UC 97.14 Q4;S, UC 98.14 1957;S, UC 99.14 1957. The segment is described in N 98.14 100.14 The segment is described in N 101.14 101.14 1957;S, UC 102.14 1957;S 103.14 1957;S, UC 105.14 1957;S, UC 106.14 1957;S, UC 107.14 1957;S, UC 108.14 1957;S, UC 109.14 1957;S The segment is described in N 109.14 110.14 111.14 1957;S 1957;S 112.14 149.14 1960;S, UC 150.14 Q4;S, UC 151.14 Q4;S, UC 167.14 Q4;UC 170.14 Strike 55 NE in 4908.85' N, 98042.62' E; S/V>=8/1 172.14 03-04:UC 173.14 (Q3-Q4);UC 177.14 1905;S, UC. Deformation of the Quaternary alluvium in the uplifted side. 178.14 1905;S, UC 180.14 Q2-(Q3-Q4);S, UC. The fault dips to the N and NE by angles of 30-500. The Jurassic sandstones and conglomerates are thrusted onto the Quaternary lacustrine and alluvium deposits. The Jurassic is fractured and the Quaternary dips to the S up to 400 near the fault. The weak uplifting and thrusting of the northern side is possible in Q3-Q4 after the main movements in Q2 185.14 Q3-Q4 186.14 (032-04) 202.14 Q4;S, UC 203.14 1905;S, UC 204.14 1905;UC 205.14 Q3-Q4; 1905 in the south-western part;UC 207.14 UC 210.14 Q3-Q4;UC 213.14 Q42;S, UC 214.14 Q42;S, UC 215.14 UC. Where the fault intersects the fault running along the western boundary of the Darkhat basin, basalts were erupted in the Late Quaternary 216.14 UC 223.14 In the south the fault consists of several normal faults forming on the land surface scarps 25, 90, 140, 200, 260, 360 and 460 m high (around the western shore of the Khubsugul Lake). On the eastern shore of the Khubsugul Lake the fault displays 500 m the Pliocene-Quaternary basalt cover surface. To the South the fault is continued by the Aegyin-Gol river graben, 50 km long 226.14 UC, LC, M. An unnamed volcano, at site on 51040' N, 101000' E. The fault 226-231-234.14 is a scissor fault with its southern and northern sides uplifted in the East and in the West, respectively. The zone of the fault feeds thermal-mineral springs bearing above normal values of the mantle-originated Helium (280E-8, 1120E-8, (20-80)E-8 of 3He/4He ratio, after [7]) 231.14 The fault is discribed in N 226.14 234.14 The fault is discribed in N 226.14 235.14 UC, LC, M. The average Upper Late Pleistocene rates of sinistral slip appear to be slower on the NW-striking eastern part of the fault and faster on its about E-W-striking segments (0.4-0.7 mm/yr and 4-5 mm/yr, respectively). The fault feeds thermal-mineral springs bearing above-normal values of mantle-originated Helium (up to 950E-8 of 3He/4He ratio, after [7]) 236.14 UC, LC, M 237.14 UC



Рис. 43. Активные разломы Алтае-Саянской области Цифрами указаны номера разломов в каталоге провинции Figure 43. Active faults in the Altai-Saian region Numerals show fault numbers in the Catalog of the province

### 15. АЛТАЕ-САЯНСКАЯ ОБЛАСТЬ Основной каталог разломов провинции Данные систематизировала Н.В.Лукина

# **ALTAI-SAIAN REGION**

Main catalog of faults in the province

Compiled by Lukina, N.V.

N	Name	t	v	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
1.15	Zaisan (Boko-Kokpektinskiy) f.	2	3	RD	+NE	C	4847.17	8215.84	4911.36	8125.84	10 54	1
2.15	Zaisan (Boko-Kokpektinskiy) f.	2	3	RD	+NE	A	4847.19	8215.96	4742.68	8523.05	10 54	1245
3.15		3	3	U		C	5203.22	9442.25	5143.57	9619.75	31	
4.15	Irtysh f.z.	2	3	RD	+NE	A	5037.95	8117.52	4923.59	8359.39	16 27 31	1245
5.15	Irtysh f.z.	2	3	RD	+NE	A	4848.79	8517.19	4827.44	8614.75	16 27 31	1245
6.15	Irtysh f.z.	2	3	RD	+NE	B	4915.17	8412.71	4946.21	8313.06	60	1
7.15	lrtysh f.z.	2	3	Ν	+SW	B	4912.87	8411.38	5017.78	8200.12	60	1
8.15	Irtysh f.z.	2	3	RD	+NE	B	4911.65	8426.58	4936.43	8341.64	60	1
9.15	Irtysh f.z.	2	3	RD	+NE	C	4911.91	8430.71	4934.97	8351.06	60	1
10.15	irtysh f.z.	3	3	RD	+NE		5001.58	8247.88	4943.30	8340.90	C 60	1
11.15	Bol'shaya Rechka-Bukhtarma f.	2	3	RD	+NE	A	5018.76	8402.49	4914.39	8523.71	1 4 31	1245
12.15	NE Boundary of the Ore Altai f.z.	2	3	RD	+NE	B	5135.47	8214.17	4913.28	8537.70	1 4 31	1345
13.15	NE Boundary of the Ore Altai f.z.	2	3	RD	+NE	C	4907.85	8556.55	4800.07	8656.92	60 -	1
14.15		3	3	RD	+NE	C	5019.72	8424.72	4928.83	8517.18	60	1
15.15	Larikhinskiy f.	2	3	E		B	4948.14	8429.87	4915.94	8446.12	4 31 60	145
16.15	NE Boundary of the Ore Altai f.z.		3	KD	+NE	C	5020.57	8406.83	4912.94	8535.37	60	
17.15		2	5		+NW	R	4912.39	8421.72	4917.93	8630.36	60	
18.15	Chinghis-Narym I.		5	IK	+5	A	4842.23	8326.69	4910.50	8544.19	4 10 12 30 31	12345
19.15	Chinghis-Narym I.		2	IK	+5	A	4911.72	8548.97	4917.93	8630.49	4 10 12 30 31	12345
20.15	Chinghis-Narym I. South Altai (an the E) Kurshum (an the W) f		2	IK	+5		4914./3	8020.20	4919.03	8028.31	4 10 12 30 31	12345
21.15	Soun-Anal (on the E), Kurchum (on the W) I.	12	2	K D	TO		4040.13	8212.30	4910.03	8814.30	4 10 12 31	12345
22.15	Ulimon f	12	2	R D	TINE	۲.	5033.41	8409.90	5015 02	8508.32	31	1
23.15	Llimon f	2	2	D	TNE		5024.22	8546 77	5001 70	8550.59	4 10 51	1345
25.15	Llimon f	2	2	N	+5W		5015 80	8536 74	5010 61	8624 76	31	1
26.15		2	2	D	+NW		5013.09	8578 87	5010.01	8547 16	51	1
27.15	Charysh-Terekta f	5	2	R	+9		5045 70	8570 88	5105 08	8750 86	10 22 31	15
28 15	Batshelak f	5	2		+NF	Ř	5078 02	8503.01	5156 44	8308 34	31 47	135
29.15	Anuiskiv f	12	2	R	+SW	R	5056 27	8533 12	5155.00	8358 27	31 47	155
30.15	Anuiskiy f	2	ž	R	+NE	R	5034 60	8632 17	5056 41	8532.29	31 47	1
31.15	Peschanyi f.	2	3	Ē		B	5055.54	8535.00	5155.44	8446.07	4 31 47	145
32.15	Katun f.	2	3	Ē		B	4911.74	8727.20	5207.12	8603.36	4 23 31 41	145
33.15	Katun f.	5	3	N	+E	B	5235.18	8625.18	5208.09	8603.70	23 24	135
34.15	Katun f.	5	3	N	+E	c	5240.10	8629.75	5247.47	8637.40	23 24	
35.15	Northern Face of Altai f.	2	3	R	+S	B	5158.72	8232.08	5209.36	8551.61	31 61	135
36.15	Sarasinsko-Kuraiskiy f.	2	3	N	+E	В	5206.35	8622.77	5020.81	8740.67	4714	145
37.15	Sumulta-Kurai f.	2	3	Е		C	5223.08	8707.51	5121.73	8718.19	4714	1
38.15	Sumulta-Kurai f.	1	3	E		B	5121.73	8718.23	5018.72	8748.65	4714	145
39.15	Chokpak f.	2	3	Ε		C	5133.30	8726.22	5112.30	8727.48	47	1
40.15	Chokpak f.	2	3	E		В	5112.32	8727.53	5018.74	8748.35	47	145
41.15	Kurai-Teletskiy f.	2	3	Е		С	5123.14	8743.90	5017.93	8757.59	47	1
42.15	Kurai-Teletskiy f.	2	2	N	+W	A	5149.23	8737.24	5121.16	8746.24	6 14 15 23 31 32	135
											42 43 44 47 55	
43.15	Kurai-Teletskiy f.	2	2	N	+E	A	5146.73	8740.37	5120.93	8751.69	6 14 15 23 31 32	135
											42 43 44 47 55	
44.15	Kubadra f.	2	3	E		C	5054.42	8751.63	5023.43	8752.83	12 31	1
45.15	Kuraiskiy f.	2	3	N	+SW	C	5023.03	8725.15	5012.96	8807.67	4 12	145
46.15	Kirai-Chuia I.z.	2	3	T	+N	A	5023.39	8752.93	4956.33	8942.97	5 6 7 12 20 35	12345
47.15	Kirai-Chuia t.z.	2	3	TR	+N	B	5020.55	8755.29	5000.26	8936.84	567	1
48.15	Dzhasator f.	2	2	R	+NE	B	4953.00	8700.26	4930.55	8839.52	4 12	145
49.15	Chulyshman f.	2	3	КĎ	+NE	B	5107.96	8750.97	5048.12	8828.95	4 12 31	1345
50.15	Agardash (Agordag) f.	2	3	S		B	4932.94	9251.41	5025.77	9456.76	22 23 31	145
51.15	Agardash (Agordag) f.	2	5	SR	+5	B	5025.77	9456.76	5040.17	9609.85	22 23 31	14
52.15	Agardash (Agordag) I.	2	3	KS	+NW	В	5032.37	9/05.15	5049.50	9/49.50	22 23 31	
33.13	Churyshman I.	2	2	KD	+NE	R	5005.42	8936.79	5047.45	8835.59	4 12 31	135
34.15	Snaptarskiy I.	2	2	KU	+NE	A	5120.96	8/40.30	5010.10	9129.19	4 12 14 22 51	1345
33.13	Alcy-Salanskiy I.	2	3	S			5046.04	8230.89	5159.87	8801.96	31	1
50.15	Namga-Abakan I. Del'shei Abakanskiy f	2	2	20	+5	R R	5151.80	8/30.39	5242.55	9000.02	4 21 22 23 31	1245
57.15	DOI SHOI ADAKANSKIY I.	2	2	E			5158.81	66UU.21	5140.88	880/.1/	4 14 25 31 35	14
58.15		4	5	E			5148.13	881U.00	5114.42	8848.04	4 14 25 51 55	
, כו.פכן		4	3	E		L	5209.92	8834.00	3123.18	6848.94	4 14 23 31 33	1
Алтае-Саянская область

	Name	Ī	v	Se	Up	R	Y	λ	ν	λ	Re	NN
10 15	Malvi Abakanskiv f	2	3	E		С	5214.05	8844.00	5114.39	8851.19	4 14 23 31 33	1
60.15	Iviary / Accarding 1.	2	3	Ē		Č	5221.78	8901.70	5204.99	8902.30	4 14 23 31 33	li –
62.15		2	3	Ε		C	5205.52	8903.93	5114.48	8903.21	4 14 23 31 33	1
62.15		2	3	Ē		Ċ	5042.95	8923.01	5115.10	8919.03	4 14 23 31 33	1.
64 15	Ona f.	2	3	E		B	5236.50	8947.27	5219.95	8948.38	4 14 23 31 33	1
65 15	Kara-Khol f.	2	3	E		B	5033.33	8942.68	5203.25	8941.11	4 14 23 31 33	15
66 15	Great Ona f.	2	3	E		C	5219.70	8949.43	5149.48	8948.54	4 14 23 31 33	1
67 15	Saian-Minusinsk f.	2	3	RS	+S	A	5242.25	8953.68	5319.66	9934.68	21 22 47	135
68 15		2	3	R	+N	В	5308.23	9837.18	5310.32	10013.98	11 31	15
69.15	Uisko-Sizinskiy f.	2	3	RS	+S	<b>C</b>	5239.70	9029.79	5304.12	9153.69	1 21 22	15
70.15	Kandat f.	2	3	S		C	5205.48	8903.85	5137.07	8744.83	21 22	15
71.15	Kandat f.	2	3	SR	+SE	B	5205.83	8904.88	5307.70	9311.26	18 21 22 50	145
72.15	Kanteghir-Borusskiy f.	3	3	S		С	5259.82	9228.42	5253.24	9201.65	21 22 31	1
73.15	Dzhebashskiy f.	2	3	S		С	5211.97	9033.06	5228.19	9119.13	1 21 22 23	1
74.15	Dzhebashskiy f.	2	3	SR	+SE	B	5228.19	9119.22	5252.78	9243.94	1 21 22 23 50	145
75.15	Dzhebashskiy f.	3	3	S		С	5252.78	9243.94	5308.63	9320.36	1 21 22 23	1
76.15	Bol'sheporogskiy f. (western part)	2	3	SR	+SE	С	5201.71	9025.55	5214.94	9114.77	18 21 22 50	1
77.15	Bol'sheporogskiy f.	2	3	SR	+SE	B	5214.83	9115.93	5242.79	9236.13	18 21 22 49 50 51	145
78.15	Bol'sheporogskiy f.	2	3	SR	+SE	C	5256.82	9312.93	5242.85	9236.88	21 22	1
79.15	Bol'sheporogskiy f.	2	3	SR	+SE	B	5218.88	9138.85	5300.44	9333.48	18 21 22 50	145
80.15	Bol'sheporogskiy f.	2	3	SR	+SE	C	5300.52	9333.67	5314.04	9416.04	21 22	1
81.15	Saianskiy f.	2	3	SR	+S	B	5132.65	9000.54	5245.73	9329.19	16 21 22 50	145
82.15	Salanskiy f.	2	3	S		C	5246.02	9329.77	5310.79	9435.78	21 22	
83.15	Severousskiy f.	2	3	S		C	5149.00	9133.91	5251.99	9424.49	21 22	14
84.15	Alash f.	2	3	S		В	5117.06	8937.78	5140.73	9145.18	31	145
85.15	Kurtushubinskiy f.	2	3	RS	+NW	B	5140.69	9145.13	5254.02	9426.94	11 21 22 51	145
86.15	Kurtushubinskiy I.	2	13	K	+w	C.	5254.01	9427.03	5324.16	9439.12	21 22	
87.15	Salano-Tuvinskiy I.		2	KS	+N	A	5055.55	8934.44	5139.00	9142.49	1 10 21 22 23 28 5	1345
88.15	Salano-Tuvinskiy I.	14	2	K			5141.39	9223.18	5202.93	9441.33	31	1
89.15	Salano-Tuvinskiy I.	12	2	R		B	5142.94	9155.59	5201.99	9438.04	21	145
90.15	Nichichik I. Saghy-Khandagaity (Zapadno, Tannuoliskiy) f	5	2	D			5029.02	9003.19	5151.04	0721.64	16 22 22 21	1245
91.15	Sagiy-Kilandagariy (Zapadno-Tamudi skiy) I.	15	2			D	5029.05	9033.00	\$110.11	9221.38	10 22 23 31	1345
02.15	Neicgest I. Vuzhno-Tannuolskiv f	5	2	T			5046.33	0746 64	5045 68	0/20 12	16 22 31 51	1245
04 15	Kyzylkhem (Kakhemskiy) f	5	1	•	16	ĥ	5110 86	9240.04	5120 24	0802.22	21 56	1545
05 15	Academik Obruchev f	2	2	PC	+9	B	5146 71	0202 72	5202 30	0550 52	11	1
96.15	Rivkhemskiv f	2	1	RS	+9	R	5206.00	0740 67	5205.59	0846.05	11 31	15
97.15	A 790 f	5	1	RS	+9		5234 00	0841 63	5215 41	0608 63	11 22	1345
98 15	Khamsara f	5	1	RS	+N	R	5159 79	9401 34	5313 36	0050 83	11 31	135
99.15	Vostochno-Sajanskiv f	2	3	R	+SW	R	5514 79	9241 37	5319.96	9830 41	13 47 60	15
100.15	Vostochno-Sajanskiy f	12	1×	R	+NE	R	5540.05	9127 10	5517.82	9230.96	13 31 47	1
101.15		12	3	R	+5	B	5455.54	9042.56	5516 65	9248 54	57	135
102.15	Uda f.	2	3	R	+SW	B	5358.17	9613.61	5318.81	9854.50	113	1
103.15	Mana f.	2	3	R	+SW	B	5523.17	9335.33	5424.80	9608.35	13 47 60	li
104.15	lysko-Kanskiy f.	2	3	R	+SW	B	5501.01	9451.65	5409.49	9635.75	13 47 60	li
105.15	Iysko-Kanskiy f.	2	3	R	+SW	В	5613.55	9210.50	5441.06	9527.63	13 47 60	15
106.15	Solgon f.	2	3	R	+N	В	5515.61	8925.82	5545.41	9131.04	57	13
107.15	Glavnyi Saianskiy f.	2	3	R	+SW	A	5524.61	9641.58	5215.74	10202.58	13 23 24 29 31 36	1345
											37 39 40 46 47	
108.15	Glavnyi Saianskiy f.	2	3	R	+SW	A	5218.47	10200.86	5203.74	10232.53	13 23 24 29 31 36	1345
1											37 39 40 46 47	
109.15	Glavnyi Saianskiy f.	2	3	RS	+SW	B	5206.04	10230.34	5131.64	10359.20	13 23 24 25 29 31	1345
											36 46 47 53	
110.15	Oka-Zhombolok f.	2	2	RS	+N	A	5245.15	10100.56	5234.55	9841.04	23 24 31 36 52 59	12345
111.15		2	3	N	+S	B	5236.70	9852.73	5246.79	9941.85	31	
112.15	Tissa f.	1	2	RS	+S	A	5220.83	9846.14	5205.49	10154.37	11 23 36 38 39 40	1235
113.15	Belinskiy f.	2	3	Ε		B	5303.10	9902.08	5140.27	9810.10	31 56	15
114.15	Belino-Busiyngol'skiy f.	2	3	N	+W	A	5042.79	9731.72	5140.43	9809.67	23 24 31	1345
115.15	Belino-Busiyngol'skiy f.	2	3	N	+E	В	5035.48	9741.98	5140.87	9810.27	8 23 31 48	145
116.15	Belino-Busiyngol'skiy f.	2	3	E		В	5045.87	9740.16	5118.76	9800.63	60	15
117.15	Kitoiskiy f.	2	3	R	+S	<b>A</b>	5155.91	10105.42	5210.74	10218.12	36 40	1345
118.15	Vnutrigornyi f.	2	3	R	+SW	B	5343.62	10040.48	5237.02	10210.45	23 31	15
119.15	Vnutrigornyi f.	2	2	R	+SW	B	5236.95	10200.56	5204.18	10301.27	23 31	135
120.15	Vnutrigornyi f.	2	2	R	+SW	B	5208.14	10300.88	5153.36	10340.87	23 31	135
121.15	Predgornyi f.	2	3	R	+SW	B	5257.75	10204.53	5224.54	10322.56	23 31	135
122.15	Predgornyi f.	2	3	R	+SW	B	5225.79	10321.95	5209.68	10403.74	23 31	135
123.15	Angara f.	1	3	R	+NE	B	5246.48	10341.74	5142.05	10504.16	58	15
124.15	Semipalatinsk-Tuva (Zyrianovskiy) f.	2	3	S		B	4935.18	8338.38	5059.24	8706.08	4 31 32	145
125.15	Tuva-Katun f.	2	3	S		C	5031.38	8740.42	5115.28	9018.98	31 32	14
126.15		5	3	R	+NE	C	4909.97	<b>8642.8</b> 6	4936.43	8559.67	31	1
127.15		5	3	R	+NE	С	5012.83	8418.43	4944.82	8705.85	31	1

	Name	t	v	Se	Un	D		1		1	Pe	
100.16		-	¥	30	OP	7	Y	<u>^</u>	Y	<u>^</u>	NC CA	
128.15	Abakan I.	2	3	ĸ	+NW	B	5239.31	8914.90	5340.68	9129.01	60	134
129.15	Verhnechulymskiy f.	2	3	R	+N	В	5555.13	8919.81	5603.70	9113.29	57	135
130.15		2	3	R	+NE	B	5438.41	9058.76	5430.58	9143.01	57	
131.15	Erba f.	2	3	R	+N	B	5410.75	9013.62	5435.89	9316.01	57	15
132.15		2	3	R	+N	B	5342.35	9023.29	5401.27	9108.92	57	135
123 15		2	2	D.	+N	B	5415 60	0712 86	5405 82	0126.06	57	125
133.15		4	2	n n		D	5415.00	9212.00	5405.62	9120.90	57	135
134.15		2	5	ĸ	+N	в	5410.35	9215.96	5405.54	9523.12	57	135
135.15	Sisim-Kazyr f.	2	3	U		С	5337.90	9306.23	5338.78	9559.57	22 60	1
136.15	Sosnoborskiy f.	2	3	Ν	+SE	B	5557.48	9308.50	5609.22	9327.84	34	13
137.15	Muratovskiv f	2	3	N	+F	A	5552 13	9345 84	5649 38	9332 63	34	135
120 16	inductorskip i.	2	5	D	INE	<b>D</b>	5616 21	0541 27	5551 14	0642.22	59	1.55
130.15		4	2		TINE	D	5010.21	9341.37	5351.14	9043.33	50	1 1
139.15		2	3	U		C	5510.71	9619.04	5355.48	9812.41	60	1 1
140.15		5	3	U			5506.19	9614.46	5408.73	9739.42	60	1 1
141.15		2	3	R	+SW	C	5525.71	9516.99	5457.95	9557.42	13 60	13
142.15		2	3	R	+SW	B	5458 20	9559.20	5336 25	9837 21	13.60	13
142.15		2	2			ĩ	5219 15	0612 43	5204 20	0755 51	60	
145.15		2	2			ž	5310.15	9012. <del>4</del> 3	5364.20	9755.51	60	1
144.15		3	3	0		C	5321.08	9511.72	5250.22	9000.50	00	
145.15		2	3	R	+SW	В	5505.23	9511.60	5309.33	10018.73	13 47 60	13
146.15		2	3	U		C	5237.30	9555.47	5210.59	9636.46	60	1
147.15		2	3	R	+NE	B	5137.43	9138.71	5130.48	9250.44	31	145
148 15		2	3	R	+N	c	5204 77	9327 70	5210 55	0438 47	21	
140.15		ĩ	2	D	iN	n n	5120 50	0507.40	5145 13	0420.47	21	1
149.15		4	3	ĸ	TN	B	5139.50	9307.49	5145.12	9428.54	51	
150.15		2	3	U		C	5053.20	9021.38	5039.22	9038.43	51	µ
151.15		2	3	N	+S	B	5031.21	8932.41	5003.63	9053.79	4 14	1345
152.15		2	3	N	+S	B	5101.95	9309.36	5100.26	9355.59	31	1 1
153 15		3	3	U.		R	5113 12	9330 50	5046 99	9411.61	31	1 1
154.15		2	2	Ň	±¢₩	Ď	5110.00	0250 /2	5041 75	0572 66	21	16
155.15		4	2		101		5115.55	9330.43	3041.73	9323.00	21	13
155.15		3	2	N	+NE	C	5045.53	9430.65	4957.37	9532.99	31	1 1
156.15		2	3	RS	+S	B	5151.76	9658.37	5153.16	9737.30	31	1 1
157.15		2	3	RS	+S	B	5157.57	9700.52	5201.83	9623.56	31	15
158.15		2	3	RS	+S	B	5200.34	9755.16	5157.03	9703.93	31	15
150 15	ł	2	2	P	+NE	R	5554 54	0727 43	5500 42	0840 63	60	125
100.15		4 0	2	n	1 CIV		5004.04	9727.4J	5509.42	9040.05	60	135
100.15		2	2	ĸ	+3W		5004.05	9637.54	5544.01	9723.13	00	
161.15		2	3	R	+S₩	C	5539.70	9730.96	5405.26	9935.54	60	135
162.15		2	3	R	+S₩	B	5406.12	9935.81	5335.34	10029.32	60	1 1
163.15		2	3	R	+SW	С	5349.28	10005.70	5343.60	10040.39	60	11
164 15	Zanadno-Katun'skiv f	5	2	F		Ĉ	5204 68	8555 02	5137 02	8546 31	60	lis
146 16	Zapadno Katuriskiy f.	-	5	Ē			5126 20	0550.02	5137.52	0546.51	00	
105.15	Zapadno-Katun'skiy I.	2	2	E			5120.28	8558.84	5138.03	8343.23	00	15
166.15		2	3	R	+S	C	5247.29	9418.86	5217.03	9630.51	31	1 1
167.15		3	3	U		С	5218.65	9437.58	5203.20	9559.62	31	i I
168.15		2	3	N	+NW	B	4953.84	8803.62	5007.55	8822.58	31	1
169.15		2	3	R	+SW	C	5238 20	10213 90	5200 46	10343 26	60	1
170.15		2	2	D	+SM	č	5235 43	10235 84	5148 63	10426 93	60	1. 1
171 15	Vuehen Chuiskin f	2	5	D	104		4040.07	0000 44	4064 21	0002 74	4 21 61	
171.15	Tuzhno-Chuiskiy I.	5	2	ĸ	TO	L.	4940.27	9000.44	4954.21	8803.74	4 31 01	14
172.15	I arbagatai I.	2	2	к	+S₩	в	4748.19	8218.21	4659.88	8359.73	54	135
173.15	Kandysu f.	2	3	R	+NE		4741.23	8335.25	4719.03	8400.39	60	15
174.15	Saurskiy f.	2	3	R	+SW	B	4724.42	8543.65	4739.76	8410.06	54	15
175.15	Markakol f.	2	3	R	+SE	R	4838.24	8545 83	4847 30	8603 63	60	15
176.15		5	2	P	46	ñ	4022 00	8657 04	4016 40	8625 27	12	lis
177 12		1	2	с .		2	4026.07	9533 64	4044 57	0033.27	12	
177.13		4	2	2			4720.92	0322.34	4744.33	6010.88	00	1. 1
178.15		2	3	S		C	4958.31	8247.52	5028.17	8344.12	00	
179.15		2	3	S		С	5009.24	8223.00	5102.84	8410.86	60	1
180.15	Altaiskiy f.	2	3	Ε		A	5200.62	8521.07	5046.58	8558.49	4 60	145
181.15		2	3	S		C	5156 86	8442.61	5100.95	8136 00	60	h 1
182 15	Tubaf	5	2	p	TNE	Ā	5400 44	0132.07	5350 20	0222 50	60	125
102.15	Amultakin f	1	5	n n	1110		5760.43	0010 71	5350.20	0226.37	40	135
183.13		4	5	ĸ	+5	В	5359.07	9218.71	5513.93	9335.10	ov	135
184.15	Chulym f.	5	3	N	+S	C	5520.38	8126.28	5552.31	8312.26	2 25	15
185.15	Oioshskiy f.	5	3	Ν	+S	С	5509.42	8153.36	5622.89	8358.71	29	15
186 15	Karasukskiv f	2	3	N	+5	B	5346.05	7845 83	5451 40	8216 31	29	135
187 15	Ob-Burlinskiv f	5	2	N	+e	P	5442 40	8301 22	\$322.40	7834 10	20	125
107.13	Vuluede f	4	2	17		2	5366 07	0001.00	5322.47	0107.17	2 7	1.55
188.15	Kujunda I.	2	5	N	+5	C	5255.97	8003.71	5527.61	8127.20	2	15
189.15	Verhnekulundinskiy f.	2	3	N	+SE	B	5326.30	8227.00	5222.00	7954.21	23	135
190.15	Chumysh f.	5	3	N	+SE	С	5314.30	8228.74	5400.61	8414.21	60	15
191.15	Kasmala f.	2	3	N	+SF	B	5157 36	8038 49	5322.74	8308 43	2	135
10215	Kasmala f	5	5	11		õ	5156 11	8022 97	5779 54	8110.00	60	
174.13	1243114014 1.	4	2	2			5150.11	3050 /1	5147 22	0117.77	2	120
193.15		4	5	N	+ <u></u>	В	5105.83	/928.01	5147.55	8034.04	4	135
194.15	Barnaul f.	5	3	Ν	+SE	B	5115.64	8025.91	5322.09	8345.26	23	135
195.15	Barnaul f.	5	3	Ν	+SE	B	5014.81	7956.54	5111.82	8021.41	2	135
196 15	Alei f.	5	3	N	+E	B	5049 37	8059.37	5251.73	8339.53	2	135
107 14	Alei f	ě	5	N	+NW	P	1055 72	8040 11	5044 40	8057 22	23	135
177.13	Change f	ا د	2	17	12.004	D	5330.14	0040.11	4055 14	0031.33	2.5	126
198.13	CHARYSN I.	З	٢	N	TNW	D	3229.48	8238.69	4900.14	8030.4/	4	133

Алтае-Саянская область

N	Name	t	V	Se	Up	R	γ	λ	γ	λ	Re	NN
109 15	Biyskiy f.	5	3	N	+S	В	5156.29	8243.49	5250.33	8640.21	2	135
200 15	Kolyvan'skiy f.	5	3	Ν	+S	В	5219.97	8539.11	5154.13	8311.67	2	135
201 15	Shirotnaya f.z.	5	3	Ν	+S	B	5323.02	8347.99	5325.59	8126.65	2	13
202 15	Shirotnaya f.z.	5	3	Ν	+E	В	5410.79	8351.57	5219.19	8343.97	2	135
203.15	Shirotnaya f.z.	5	3	Ν	+NE	B	5447.86	8300.93	5249.66	8632.62	25	135
204.15	Novosibirsk f.	5	3	Ν	+NE	В	5511.12	8233.22	5455.17	8302.79	2	135
205.15	Inia f.	5	3	U		C	5457.16	8305.23	5520.36	8358.58	2	1
206.15	Kara-Chumysh f.	5	3	Ν	+E	С	5228.72	8650.24	5452.94	8558.83	60	15
207.15	Srostki f.z.	5	3	N	+E	B	5234.72	8535.34	5210.74	8551.88	60	135
208.15		5	3	N	+E	B	5751.57	8519.78	5249.11	8639.58	60	1345
209.15		3	3	Ν	+E	B	5247.01	8922.88	5620.78	8748.02	25	135
210.15	Vostochno-Kuzbasskiy f.	5	3	Ν	+E	B	5403.10	8822.60	5602.60	8633.32	25	135
211.15	Shoria-Martaiga f.	5	3	N	+E	B	5403.10	8822.60	5642.58	8623.84	60	135
212.15		2	3	N	+W	B	5627.88	8645.52	5530.36	8733.32	60	135
213.15	Vostochno-Kuznetskiy f.	3	3	N	+E	B	5156.16	8739.17	5400.83	8813.76	60	135
214.15		2	3	N	+S	B	5554.82	8712.34	5608.95	8744.83	2	135
215.15	Kuznetskiy Alatau f.	5	3	N	+W	B	5249.56	8925.48	5608.90	8746.35	21 25	135
216.15	Kondomsko-Lebedskiy f.	3	3	N	+E	B	5206.00	8812.68	5402.10	8824.08	25	135
217.15		5	3	N	+E	B	5317.94	8712.02	5224.22	8706.92	60	135
218.15		5	3	N	+NW	С	5159.88	8801.47	5249.59	8925.53	60	15

Примечание. 1 - Алтае-Саянская горная область..., 1969; 2 - Афанасьев, 1977; 3 - Афанасьев, Маркевич, 1972; 4 - Богачкин, 1981; 5 - Бондаренко, 1965; 6 - Бондаренко, 1969; 7 - Бондаренко, 1976; 8 - Вдовин, 1978; 9 - Генералов, 1983; 10 - Геологическая карта..., 1978; 11 - Гросвальд, 1965; 12 - Девяткин, 1965; 13 - Демин, 1976; 14 - Дергунов, 1972; 15 - Дучков и др., 1980; 16 - Жалковский и др., 1978; 17 - Зайцев, 1947; 18 - Зеленков, 1978; А7320 - Зыбин, 1969; 21 - Зятькова, 1973; 22 - Зятькова, 1977; 23 - Карта активных разломов..., 1986; 24 - Карта активных разломов..., 1987; 25 - Карта новейшей тектоники..., 1978; 26 - Карта разломов..., 1982; 27 - Кирова, 1956; 28 - Кленов, 1966; 29 - Леви, Шерман, 1983; 30 - Лукина, 1987; 31 - Лукина, 1988а; 32 - Лукина, 1991; 33 - Лукина, 1992; 34 - Лукина, 1996; 35 - Мухин, Кузнецов, 1974; 36 - Карта неотектоники..., 1982; 37 - Карта новейшей тектоники..., 1977; 42 - Обручев, 1916; 43 - Рагозин, 1983; 44 - Разрез..., 1978; 45 - Сейсмическое районирование..., 1977; 46 - Сейсмотектоника..., 1975; 57 - Тектоно-формационная карта..., 1969; 48 - Хилько и др., 1985; 49 - Чернов, 1975; 50 - Чернов, 1978; 51 - Чернов, 3078; 52 - Чипизубов, Серебренников, 1990; 53 - Шерман и др., 1973; 54 - Шульц, мл., 1984; 55 - Яковлев, 1939; 56 - Lukina, 1991; 57 - Бабак В.И., Борисов Ю.М., Зилинг А.А., Паисова Е.К., новые данные; 58 - Леви К.Г., новые данные; 59 - Леви К.Г., Лукина Н.В., Шерман С.И., новые данные; 60 - Лукина Н.В., новые данные; 61 - Семакин В.П., новые данные; 61 - Семакин В.П., новые данные.

#### Приложение 15.1

#### Признаки активности разломов и способы датирования смещений

#### Appendix 15.1

#### Manifestations of fault activity and methods of offset dating

_N₂	Sign	N≘	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign
1.15	OF,OC	53.15	OF,OC,PS,HC,RS	102.15	OF,OC,RS	169.15	OF
2.15	0F,OC,RS	54.15	OF,OD,PS,HC,RS,HT	103.15	OF,OC,RS	170.15	OF
4.15	OF,RS	55.15	OF,OC,RS	104.15	OF,OC,RS	171.15	OD,OF,OT,PS,RS
5.15	OF,RS	56.15	OF,OC,RS	105.15	OF,OC,RS	172.15	OD,OF,OT,RS
6.15	OF	57.15	OF,OC,RS	106.15	OF,OC,RS	173.15	OF,RS
7.15	OF	58.15	OF,OC,RS	107.15	OF,OC,OT,RS	174.15	OF,OT,RS
8.15	OF	59.15	OF,OC	108.15	OF,OC,RS	175.15	OF,RS
9.15	OF	60.15	OF,OC,RS	109.15	OF,OC,OT,RS	176.15	OF,RS
10.15	OF	61.15	OF,OC,RS	110.15	OF,OC,OT,RS,PS	177.15	RS
11.15	OF,HC,RS	62.15	OF,OC,RS	112.15	OF,OC,HT,VC,RS,RG	178.15	RS
12.15	OF,NC,RS	63.15	OF,OC,RS	113.15	OF,OC,HC,VC,RS	179.15	RS
13.15	OF	64.15	OF,OC,RS	114.15	OF,OC,RS	180.15	OF,HC,HT,GA,RS
14.15	OF,RS	65.15	OF,OC,RS	115.15	OF,OC,PS,VC,RS	181.15	RS
15.15	OC,RS	66.15	OF,OC,RS	116.15	HT,RS	182.15	OF,RS
16.15	OF	67.15	RS,OF,OC,OT,DC,SP	117.15	OF,OC,HT,RS	183.15	OF,RS
17.15	RS,OF,OC,OD	68.15	OF,OC,RS	118.15	OF,OT,RS	184.15	OF,RS
18.15	OD,OF,OT,RS	69.15	OF,OC,RS	119.15	OF,OT,RS	185.15	OF,RS
19.15	OD,OF,OT,RS	70.15	OF,OC,RS	120.15	OF,OT,RS	186.15	OF,RS
20.15	OD,OF,OT,RS	71.15	OF,OC,PS,RS	121.15	OF,OT,RS	187.15	OF,RS
21.15	OF,HC,RS	72.15	OF,RS	122.15	OF,OT,RS	188.15	OF,RS
22.15	OF,HC	73.15	OF,RS	123.15	OF,GD,RS	189.15	OF,RS
23.15	OF,HC,RS	74.15	OF,OC,PS,RS	124.15	OF,OC,RS	190.15	OF,RS
24.15	OF	75.15	OF,RS	125.15	OF,OC,RS	191.15	OF,RS
26.15	OF	76.15	OF,RS	127.15	OF	193.15	OF,RS
27.15	OF	77.15	OF,OC,PS,RS	128.15	OF,OC,RS	194.15	OF,RS
28.15	OF,RS	78.15	OF,RS	129.15	OF,RS	195.15	OF,RS
29.15	OF,RS	79.15	OF,RS	131.15	OF,RS	196.15	OF,RS

Каталог активных разломов

N₂	Sign	N₂	Sign	N₂	Sign	No	Sign
30.15	OF	80.15	OF,RS	132.15	OF,RS	197.15	OF,RS
31.15	OF,RS	81.15	OC,PS,RS	133.15	OF,RS	198.15	OF,RS
32.15	OF,DC,RS;CF	82.15	OF,RS	134.15	OF,RS	199.15	OF,RS
33.15	OF,RS	83.15	OF,RS	135.15	OF,RS	200.15	OD,OF,RS
35.15	OF,HT,RS	84.15	OF,OC,RS	136.15	OF,OC	201.15	OF,PC,RS
36.15	PS,OF,HT,RS	85.15	OF,RS,PS,VC	137.15	OF,OC,RG,RS	202.15	OF,RS
37.15	OF,RS	86.15	OF,RS	141.15	OF,RS	203.15	OF,RS
38.15	OF,PS,RS	87.15	OF,OC,PS,RS	142.15	OF,RS	204.15	OF,RS
39.15	OF,RS	88.15	OF,RS	145.15	OF,RS	205.15	RS
40.15	OF,RS	89.15	OF,PS	147.15	OF,PS	206.15	OF,RS
41.15	OF,RS	90.15	OF,RS	150.15	SI,OF	207.15	OF,RS
42.15	OF,OT,GD,RS	91.15	OF,HC,RS	151.15	OF,OT,RS	208.15	OF,RS
43.15	OF,OD,OT,GD,RS;ET	92.15	OF,PS,RS	154.15	OF,RS	209.15	OF,RS
44.15	OF,RS	93.15	OD,OF,OC,OT,PS,HC,RS	157.15	OF,RS	210.15	OF,RS
45.15	OF,OT,RS	94.15	RS,OC,VC,RS	158.15	OF,RS	211.15	OF,RS
46.15	OF,OD,OT,HC,PS,RS	95.15	OF,RS	159.15	OF,RS	212.15	OF,RS
47.15	OF,RS	96.15	OF,RS,VC	161.15	OF,RS	213.15	OF,RS
48.15	OF,PS,HT,RS	97.15	OF,VC,RS	163.15	OF,SI	214.15	OF,RS
49.15	OF,RS,OC,PS	98.15	OF,OC,VC,RS	164.15	OF,RS	215.15	OF,RS
50.15	OF,OC,PS,RS	99.15	OF,OC,RS	165.15	OF,RS	216.15	OF,RS
51.15	OF,OC,RS	100.15	OF,OC,RS	166.15	OF	217.15	OF,RS
52.15	OF,OC,HT,RS	101.15	OF,RS	168.15	OF,RS	218.15	OF,RS

## Приложение 15.2

#### Наклоны плоскостей разломов

### Appendix 15.2

### Dip of faults

N₂	An-As	Site	N₂	An-As	Site
2.15	80 85 NE		21.15	40 60 SS	
4.15	80 85 NE		46.15	15 15 NN	
5.15	80 85 NE			30 60 NN	
11.15	80 85 NE		56.15	60 60 NN	
18.15	40 60 SS		110.15	75 80 NN	
19.15	40 60 SS		112.15	75 85 SS	
20.15	40 60 SS				

## Приложение 15.3

#### Амплитуды и скорости перемещений по разломам

## Appendix 15.3

#### Offsets and rates of motion on faults

N₀	Md	T	v	Site	N₂	Md	T	v	Site
12.15	R500 600	N2-Q		1	132.15	R300 800	N2-Q		
18.15	V800 800	N2-Q		w	133.15	R300 800	N2-Q		
	V1700 1700	N2-Q		E	134.15	R300 800	N2-Q	i i	
19.15	V1700 1700	N2-Q			136.15	N200 300	N2-Q		
20.15	V1700 1700	N2-Q			137.15	N200 300	N2-Q		
21.15	V2000 2000	N2-Q4		E	141.15	R600 600	N2-0		
23.15	R1500 3000	N2-Q			142.15	R600 600	N2-Q		
28.15	R200 200	Q			145.15	R400 500	N2-Q		
33.15	V300 300	Q			151.15	N700 2000	NI-O		
35.15	R50 550	N2-Q			159.15	R100 100	N2-Q		
42.15		022-04	VE1.0 1.5		161.15	R300 600	N2-0		
43.15		Q22-Q4	VE1.0 1.5		172.15	R800 800	Q	VR1.1 1.1	
46.15	V1500 2000	N2-Q			182.15	R300 300	Q		
49.15	R400 400	N2-Q			183.15	R400 500	Q		
53.15	R400 400	N2-Q		1	186.15	V50 50	Q3-Q4		
54.15	R150 150	Q3-Q4			187.15	V50 50	Q3-Q4		
	R1500 1500	N-Q4			189.15	V50 50	Q3-Q4		
67.15	R300 400		1	E	191.15	V50 50	03-04		
	R1000 1100			W	193.15	V50 50	Q3-Q4		

No	Md	T	v	Site	No	Md	Ť	V	Site
87.15	R1000 1200	N2-Q			194.15	V50 100	Q2-(Q4)		
91.15	R500 1000	N2-Q4			195.15	V50 100	Q2-(Q4)		
93.15	T700 1000	N2-Q4			196.15	V50 50	Q2-Q4		
97.15	R700 700	N2-Q			197.15	V50 50	Q2-Q4		
98.15	R500 500	N2-Q			198.15	V50 50	Q2-(Q4)		
101.15	R200 400	N2-0			199.15	V50 50	Q2-(Q4)		
106.15	R200 400	N2-Q			200.15	V150 150	Q2-(Q4)		
107.15	R1000 1000	N2-Q4			201.15	V50 50	Q2-(Q4)		
108.15	R1000 1000	N2-Q4			202.15	V30 80	Q2-(Q4)		
109.15	R600 600	N2-Q4			203.15	V50 100	Q2-(Q4)	]	
110.15	R1500 2000	N2-Q	VR0.1 0.2		204.15	V100 100	Q2-(Q4)		
	S200 300	03-04	VS2 3		207.15	V100 250	Q2-(Q4)		
112.15	R2000 2000	N2-0			208.15	V50 250	0		
			VV3.1 3.1*		209.15	V200 400	lõ		
114.15	N1500 1500	N2-0			210.15	V100 800	lõ		
117.15	R500 600	N2-0			211.15	V200 400	ò		
119.15		03-04	VR2 3		212.15	V50 50	03-04		
120.15		03-04	VR2 3		213.15	V300 400	ò `	1	
121.15	R6 6	03-04			214.15	V100 100	lo3-04		
122.15	R6 6	03-04			215.15	V500 1200	N2-0		
128.15	R100 200	02-04			216.15	V200 400	0		
129.15	R250 250	N2-Q			217.15	V200 300	Q		

## Приложение 15.4

### Сейсмические проявления в зонах разломов

## Appendix 15.4

### Manifestations of seismicity in fault zones

Ne	Seis	Date	γλ	н	Add
2.15	M7.0 8.0, Zaisan earthquake	14.07.90			
4.15					WE
5.15					WE
11.15	M5.6 6.0	1824			
	M4.6 6.0	1825			
	M4.6 6.0	1829			
	M5.6 6.0	1901		1	
12.15	M5.6 6.0	1901			
	M5.6 6.0	1824			
15.15	M4.6 5.0	1910			
18.15					WE
19.15					WE
20.15					WE
21.15					WE
23.15	M5.6 6.0	1894			
1	M5.6 6.0	1904			
31.15	M4.6 5.5				
32.15	M4.7 4.7	20.07.29			
	M4.0 4.0	28.12.59			
	M5.2 5.2	13.04.62			
36.15					WE
38.15	1				WE
40.15					WE. Earthquakes-triggered fault movements have been reported
45.15					WE
46.15	M6.0 6.5	1761			The 1761 earthquake occurred at the intersection of the faults 46.15 and the Kobdo
					s. Farthquake_triggered collanses and ditches have been observed. I.C.CO
48.15	MS 6	00 00 100	L I		Ditches collences and cracks in bedrock accopiated with come enigmic shocks
49 15	1415 0	00.00.170			WE-I C CO
50.15					In Mongolia the "Karmy" naleocairmogenic structure arranged for the foult has
					hear described
51.15	M5757	00 00 107			uccii deserioen
	NIJ.7 J.7	2			
54.15	MEGGO	<sup>2</sup> 1771			
	MIJ.0 0.U	1//1			
	0.0 0.CM	1962			
					rtobably carinquake-caused landslides and collapses, broken moraines have been
56.10					observed along the fault.
20.13					WE

Каталог активных разломов

N₂	Seis	Date	γλ	Н	Add
57.15	M5.6 6.0				
71.15					Earthquake-caused structure, "Dzhoi" by name, has been described
74.15					The fault bears signs of paleoearthquake-induced structures (e.g. "Pashkina"
					dislocations)
77.15					WE. The fault bears signs of paleoearthquake-induced structures ("Bol'shoi Porog"
					dislocations)
79.15					WE. The fault bears signs of paleoearthquake-induced structures ("Golaya"
	1				dislocations)
81.15	K13 13	1948			
	K13 13	1965			
					The fault bears signs of paleoearthquake-induced structures ("Tapkan" dislocation)
83.15					WE
84.15					
85.15					WE. The fault bears signs of paleocarthquake-induced structures ("I onmalyk",
					"Shanchi", and "Uttug-Durug" dislocations)
87.15		1964			
					WE. I he fault bears signs of paleoearthquake-induced structures ("Aldy-Ishkin" and
00.10					"Snele" dislocations)
89.15	1				At places it has been carinquake-ruptured ("Uninge" and "Toistyk" paleocarinquake
01.10		1 1000			ruptures [51])
191.15		1903			
02.15		1903			
92.15		1904			The "Chalame" aslance is structure among of far the fault has been absorved
02.15	17.0	1041			The Charama parcoseismogenic structure arranged for the fault has been observed
93.15	17 8	1901		1	The Wednes: " aslesses and a structure array and for the fault has been described.
07.15		1045			The Kauvor pareoseismogenic subcure arranged for the fault has been described.
97.15	1	1905			WE
107.15					
100.15					
110.15	K 9 11				
114.15	NO 11	10 04 30			
114.15		19.04.39			
		1964			
		1964			
		27 05 72			
115.15					The fault has been earthquake-runtured ("Ush-Beldir" paleoearthquake runture)
117.15	K13 13				
124.15	M5 6	1786			
125.15	M5.0 6.0	1971			
128.15		1964			
147.15					At places it has been earthquake-ruptured ("Aeilig-Khem" and "Moruk"
1					paleocarthquake ruptures [51])
151.15	M4.6 5.0				[r
171.15	M5.1 5.5	1959		ł	
180.15	M5.0 5.1			ĺ	
208.15	M5.0 Kuznetskove	29.06 189	3		
	M5.5 Kuznetskoye	12.03 1903	<b>;</b> .		
1	M4.0 Kuznetskoye	12.03 1903	3		

## Приложение 15.5

### Прочие сведения о разломах

## Appendix 15.5

#### Other data on faults

N≘	Data
2.15	UC. The fault displays flow terrace of the Chernyi Irtysh river and the edge of the Kenderlic river older delta
4.15	UC. In its southern part, the f.z. consists of several minor faults (e.g. faults 6.15, 8.15, 9.15) and is followed by graben, 500-3500 m wide,
ļ	bordered in the SW by fault 7.15. The fault displays right-laterally the Chingiz-Narym fault.
5.15	luc
11.15	UC. The fault is expressed in the topography by graben depression, which is being drained by the Bukhtarma river. According to
	V.P. Semakin's data [61], the 2nd river terrace of the Late Pleistocene age is offset
12.15	UC. The fault zone has en echelon structure consisting of Beloretsk-Markakol, Loktevsko-Karairtysh, Beloubinsk-Bukhtarma and other
	faults
15.15	luc
18.15	luc
19.15	luc
20.15	UC

16	Data
Nº	The fault is being drained by the Bukhtarma river upper streams
21.15	UC, the fault is being drained by the Salahamin are approved the southern part of the fault is being drained by rectilinear part of the
23.15	UC. For the fault Koksin and Olmon depressions are arranged. The southern part of the fault is being dramed by retinnear part of the
	Koksa River
27.15	UC. The fault controls position of rectilinear segments of Charysh and Shavla rivers
27.15	IIC The faults manifests itself in topography by scarp and rectilinear segments of stream channels
28.15	The faults manifests itself in topography by scarp and rectilinear segments of Anui and Ursul rivers
29.15	FC. The faults in any present by scarp in topography and rectilinear segment of the Peschangia river
31.15	U.C. The factors is explosed by some in the organization of the second and the second and the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second by the second
32.15	UC. The faults is being dramed by rectininear segments of Katun and Argut rivers
33.15	UC
35.15	UC. Where the fault intersects with the Katun fault, one of the strongest earthquakes throughout Altai has occurred. Fault zone feeds
50.00	"Belokurikha" thermal mineral radon-reach springs
26.15	
30.15	UC Grabens of the Cheibek-Kul Lake and the Kok-Kul Lake and Sumultinski graben are situated in the f.z.
38.15	U.C. The fault has graden-like manifestations (between the Tongosh Range and the Tuskul mountain)
40.15	UC., The fault has graden me manifestations (othered are renges) range and are rached mountainly
42.15	Inclusion during the sector of the Telesk Lake graden
43.15	The fault limits the eastern side of the Teletsk Lake graden
45.15	UC
46.15	UC. The fault zone up to 20 km wide consists of 4-5 parallel faults. Along the plane of one of them Paleozoic units overlie moraine of the
	Middle Pleistocene age
48 15	UC. The fault zone feeds thermal and mineral springs
40 15	UC. Bends of the Chulyshman river tributaries imply right-lateral movements along the fault
50.15	The fault offsets left-laterally the Narin-Gol and Khurmusun-Gol rivers channels
50.15	Dande of the Chulyshman river tributaries may testify to right lateral movements along the fault
33.13	Denus of the Charlysinnan fiver difformers may result to fight-rate at inverticity along the fault
54.15	
56.15	
65.15	Grabens of Ieri-Khol and Kara-Khol Lakes stretch along the fault
67.15	UC. Bends of the Enisei River and minor streams channels imply left-lateral movements along the fault. Holocene activity of the fault
	reveals itself in deformations seen in longitudinal river bottom profiles
68 15	The fault is traced by rectilinear segments of river valleys
60.15	The function of the Engine Digner channel imply left leteral movements along the fault
09.15	Denies of the Eniser River channel imply retrated in novements along the fault
70.15	The fault offsets about N-3-striking extension faults 57.15, 59.15, 60.15 and others
71.15	The fault offsets about N-S-striking extension faults 57.15, 59.15, 60.15 and others
74.15	The fault offsets the Enisei River and of other streams channels
77.15	The fault offsets leaft-laterally the Enisei River and of other streams channels
79.15	The fault offsets leaft-laterally the Enisei River and of other streams channels
81.15	The fault offsets leaft-laterally the fault 65.15 controlling position of the Enisei River channel
84 15	The fault offsets leaft-laterally the S.Nstriking fault 65.15
85.15	Lic The fault role is marked at place by Bliccane Outernam, lave onem [11]
07.15	
87.15	
89.15	
91.15	UC
93.15	UC
94.15	UC. The fault zone controls position of basalts eruptions throughout the Quaternary
96.15	UC. The rectilinear valley marking the fault's projection on the earth's surface is filled by Pliocene. Lower and Middle Quaternary basalts
07 15	List
09.15	U. The fault line is marked by Proceeder-Qualerhaity sinetic volcanos [11]
98.15	c. The fault line is marked by Quaternary basaits [11], and rectilinear segments of the middle streams of the Knamsara, Bediy and Dotot
00.1-	nvers
99.15	
101.15	UC. A scarp in topography.
105.15	UC
107.15	
108.15	UC
109.15	
110.16	
110.13	The taut is marked by thermal springs. Its western and eastern parts were controlling position of Late Quaternary and Pliocene basalts
	enusions, respectively.
112.15	The value of vertical offset is according to geodetic measurements. The fault line connects shield volcanos. At places its zone feeds thermal
1	and mineral springs
113.15	UC. The fault is marked by recent volcanism (The Late Ouatemary Zhombolok flow, 80 km long, Holocene Kropotkin, Starvi and
	Peretolchina volcanos)
114.15	I/C The fault borders on the W the Relino-Ruisingol'skiy graden
116 16	UC the fault bounds on the first of the Denney Dursing of Skiy gladen
115.15	UC, inclaut bolucis of the E the benno-busiyingolskiy graben
110.15	"Arsnan" unermai-mineral spring
117.15	The fault zone feeds "Shumak" radon-rich springs
118.15	The fault offsets the 2nd terrace (of the Upper Late Pleistocene age) of the Irkut River
119.15	The fault offsets the 2nd terrace (of the Upper Late Pleistocene age) of the Irkut River
120.15	The fault offsets the 2nd terrace (of the Upper Late Pleistocene age) of the Irkut River
121.15	The fault offsets the 2nd (of the Unner I at Pleistorene age) terrace of the Islue River
122.13	The fault effects are 2nd (of the Upper Late Fieldsteam area and the late of the later Bing
122.15	The fault offices the 2nd (of the Opper Late Preistocene age) terrace of the likut River
123.15	The fault is seen on seismic profiles within the Baikal Lake depression
124.15	The fault displays left-laterally river channels, crossing its line

#### Каталог активных разломов

No	Data
129.15	A scarp in topography
131.15	A scarp in tonography
132.15	A scarp in topography
133.15	A scarp in topography
134.15	A scarp in topography
137.15	A scarp in topography
147.15	The fault splays to the SE off the Saiano-Tuvinskiy f. (87.15)
151.15	
154.15	
157.15	
158.15	UC
159.15	UC
161.15	UC
164.15	UC
165.15	UC
172.15	
173.15	
174.15	
175.15	
176.15	
180.15	UC. It is a ninge (scissor) fault. It feeds Belokurikha thermal-mineral radon-rich springs
182.15	
183.15	
104.15	
185.15	
100.15	
199.15	
120.15	
190.15	S
191 15	
193.15	S
194.15	5 S
195.15	S
196.15	s
197.15	s
198.15	s
199.15	s
200.15	s
202.15	UC
203.15	PC
204.15	PC
206.15	UC
207.15	IS, UC
208.15	
209.15	
210.15	
211.15	
212.15	
213.13	
214.13	
213.13	
210.13	
217.13	UC.
410.13	Corrin no whole shift are terre tours a search running and are sound-easient sole of the volaran runge

## Литература

- Абдрахматов К.Е. Тектонические движения позднего плейстоцена – голоцена территории Республики Кыргызстан: Автореф. дис... д-ра геол.-минер. наук. Бишкек: Ин-т геологии НАН Респ. Кыргызстан, 1995. 34 с.
- Агамирзоев Р.А., Трифонов В.Г. Молодые разломы и сейсмичность Юго-Восточного Кавказа // Известия АН СССР. Физика Земли. 1977. № 8. С.98–106.
- Алтае-Саянская горная область: История развития рельефа Сибири и Дальнего Востока. М.: Наука, 1969. 416 с.
- Аристархова Л.Б. Геоморфологическая карта Аральского региона, 1:500000, с Объяснительной запиской. М.: МГУ, Геогр. фак-т, 1989.
- Аристархова Л.Б., Варущенко А.Н., Игнатов Е.В. и др. Новая геоморфологическая карта Аральского региона и ее геоэкологические аспекты // Изв. вузов. Геодезия и аэрофотосъемка. 1991. № 1. С. 64-80.
- Афанасьев Ю.Т. Система рифтов Западной Сибири (тектоника и нефтегазоносность). М.: Наука, 1977. 102 с.
- Афанасьев Ю.Т., Маркевич В.П. Разрывные нарушения в осадочном чехле Западно-Сибирской плиты // Проблемы нефтяной геологии. 1972. Вып.3. С. 135–160.
- Афоничев Н.А., Шлыгин А.Е. Тектоника Джунгарского Алатау // Геология и металлогения Джунгарского Алатау. Алма-Ата: Наука, 1966. 154 с.
- Ачилов Г.Ш., Бабаев А.М., Мирзоев К.М., Михайлова Р.С. Сейсмогенные зоны Памира // Геология и геофизика Таджикистана. №1. Душанбе: Дониш, 1985. С. 117-138.
- Бабаев А.М., Мирзоев К.М. Сейсмогенные зоны Таджикистана // Сейсмотектоника некоторых районов юга СССР. М.: Наука, 1976. С. 105–118.
- Бабак В.И. Новейшая структура Казахского щита // Геотектоника. 1969. № 6. С. 86-99.
- Балакина Л.М., Захарова А.И., Москвина А.М., Чепкунас Л.С. Закономерная связь механизмов очагов землетрясений с геологическими строениями районов // Физика Земли. 1996. №3. С. 33-52.
- Бачманов Д.М., Иванова Т.П., Кожурин А.И., Трифонов В.Г. Проблемы континентальной коллизии: Современный коллизионный пояс Загроса // Общие вопросы тектоники. Тектоника России. М.: ГЕОС, 2000. С. 36–39.
- Белокуров В.С. Комплексное геофизическое районирование и некоторые вопросы тектоники Черноморской впадины // Комплексное исследование Черноморской впадины. М.: Наука, 1976. С. 11–21.
- 15. Богачкин Б.М. История тектонического развития Горного Алтая в кайнозое. М.: Наука, 1981. 132 с.
- Богданович К.И., Карк И.М., Корольков В.Я., Мушкетов Д.И. Землетрясение в северных цепях Тянь-Шаня 22 декабря 1910 (4 января 1911 г.) // Труды Геол. ком. HC. 1914. Т. 89. С. 1–170.
- Бондаренко П.М. Проявление новейших движений в Акташском рудном узле и практическое значение их изучения // Изв. Алтай. отд. Геогр. об-ва СССР. 1965. Вып. 5. С. 25-28.
- Бондаренко П.М. О рифтовом происхождении некоторых озерных впадин // Природа и ресурсы Горного Алтая. Горно-Алтайск, 1969. С. 82–85.

- Бондаренко П.М. Моделирование надвиговых дислокаций в складчатых областях. Новосибирск: Наука, 1976. 118 с.
- Буртман В.С. Таласо-Ферганский сдвиг. М.: Наука, 1964. 143 с.
- Буртман В.С., Скобелев С.Ф., Сулержицкий Л.Д. Таласо-Ферганский разлом: Современные смещения в Чаткальском районе Тянь-Шаня // ДАН СССР. 1987. Т.296, № 5. С. 1173-1176.
- 22. Вдовин В.В. Следы землетрясений в Белино-Бусийнгольской впадине Восточной Тувы // Сейсмогеология восточной части Алтае-Саянской горной области. Новосибирск: Наука, 1978. С. 68–72.
- Вознесенский А.В. Исследование области Хангайских землетрясений 1905 г. в Северной Монголии // Мат. отдния физ. географии Геогр. об-ва СССР. 1962. Вып. 1. 51 с.
- Войтович В.С. История развития Джунгарского глубинного разлома // Изв. АН СССР. Сер. геол. 1963. № 6. С.88-100.
- Войтович В.С. Новейшие горизонтальные движения по Джунгарскому разлому и их роль в развитии рельефа // Изв. АН СССР. Сер. геогр. 1964. № 5.
- Войтович В.С. Новейшие горизонтальные движения земной коры // Природа. 1967. № 8.
- 27. Войтович В.С. Природа Джунгарского глубинного разлома. М.: Наука, 1969. 192 с.
- Гапич В.А., Тимуш А.В., Чабдаров Н.М. Сейсмодислокации Южного Казахстана. Алма-Ата: Ин-т сейсмологии АН Каз.ССР, 1989. 51 с. (Деп. в ВИНИТИ, 1989, № 2420-В89).
- 29. Генералов П.П. О позднекайнозойских проявлениях складчатости нагнетания и сдвиговых дислокациях в Западной Сибири // Региональная неотектоника Сибири. Новосибирск: Наука, 1983. С. 15–25.
- Геологическая карта СССР. Н.С. М-45. М-6 1:1000000. М.: Аэрогеология. 1978.
- Геология СССР. Т. 9. Северный Кавказ. Ч. 1. Геологическое описание. М.: Недра, 1968. 759 с.
- Гзовский М.В. Основы тектонофизики. М.: Наука, 1975. 536 с.
- Гоби-Алтайское землетрясение / Под ред. Н.А.Флоренсова и В.П.Солоненко. М.: Изд-во АН СССР, 1963. 391 с.
- Голинский Г.Л., Кондорская Н.В., Захарова А.И. и др. Каспийское землетрясение 6 марта 1986 г. // Землетрясения в СССР в 1986 г. М.: Наука, 1988. С.58–77.
- Гончаров В.П. Рельеф дна и глубинное строение Черноморской впадины. М.: Наука, 1972. 158 с.
- 36. Горелов С.К., Курбанов М., Тагиев В. Геоморфологические исследования на Ашхабадском геофизическом полигоне // Современные движения земной коры, № 4. М.: ВИНИТИ, 1968. С. 155–166.
- Горшков Г.П. Землетрясения Туркмении. М.; Л: Издво АН СССР, 1947. 63 с.
- Гохберг М.Б., Рогожин Е.А., Гусева Т.В. и др. Реакция геологических структур на импульсное воздействие крупных взрывов // Геотектоника. 1988. № 5. С. 3–14.
- Гросвальд М.Г. Развитие рельефа Саяно-Тувинского нагорья. М.: Наука, 1965. 166 с.

- Гроссгейм В.А. О влиянии тектонических движений на современную гидрографическую сеть восточной части Куринского прогиба // Изв. Всесоюз. геогр. о-ва. 1949. Т. 81, вып. 1. С. 17–25.
- Губин И.Е. Закономерности сейсмических проявлений на территории Таджикистана (геология и сейсмичность).
   М.: Изд-во АН СССР, 1960. 464 с.
- Гусева Т.В., Лукк А.А., Трапезников Ю.А., Шевченко В.И. Светодальномерные измерения на Гармском геодинамическом полигоне // ДАН. 1993. Т.330, № 4. С. 476-479.
- Гущенко О.И. Метод кинематического анализа структур разрушения при реконструкции тектонических полей напряжений // Поля напряжений и деформаций в литосфере. М.: Наука, 1979. С. 7–25.
- 44. Гущенко О.И., Мострюков А.О., Петров В.А. Структура полей современных региональных напряжений сейсмоактивных областей земной коры восточной части Средиземноморского подвижного пояса // ДАН СССР. 1990. Т. 312. № 4. С. 830-835.
- 45. Гущенко О.И., Ребецкий Ю.Л., Михайлова А.В. и др. Региональный стресс-мониторинг и механизм деформирования земной коры Кавказо-Иранской сейсмоактивной области // Механизм структурообразования в литосфере и сейсмичность. М.: ИФЗ АН СССР, 1991. С. 165–166.
- 46. Гущенко О.И., Цветкова Н.Ю. Взаимосвязь тектонических полей напряжений разных структурных уровней (на примере зоны сочленения Памира и Тянь-Шаня) // Изв. АН СССР. Физика Земли. 1986. № 6. С. 23–30.
- Дагестанское землетрясение 14 мая 1970 г. М.: Наука, 1981. 260 с.
- 48. Девдариани Н.А., Сорокин В.М., Старовойтов А.В., Калинин В.В. Строение верхней части осадочного чехла Гудаутской банки (Черное море) // Вестн. МГУ. Сер. 4, Геология. 1992. № 6. С. 74-80.
- Девяткин Е.В. Кайнозойские отложения и нео-тектоника Юго-Восточного Алтая. М.: Наука, 1965. 244 с.
- Демин А.Н. Развитие геологических структур юга Восточной Сибири и основные эпохи формирования разломов // Проблемы тектоники земной коры. Иркутск: Издво Иркут. ун-та, 1976. С. 4–28.
- Дергунов А.Б. Структуры сжатия и растяжения на востоке Алтая в четвертичное время // Геотектоника. 1972. № 3. С. 99–110.
- 52. Джикия В.М. Результаты изучения современных движений на побережье Черного моря (Колхидская равнина) по данным повторного нивелирования // Глубинное строение Кавказа. М.: Наука, 1966. С.88–91.
- Диденко-Кислицина Л.К. Новейшая тектоника Джунгарского Алатау // Геология и металлогения Джунгарского Алатау. Алма-Ата: Наука, 1966. С. 1–164.
- Дотдуев С.И. Карта динамических систем разрывных нарушений Центрального Кавказа. М-6 1:500000. Ессентуки: ПГО «Севкавгеология», 1982.
- Дубинский А.Я. Геологическая карта и схема тектонического районирования фундамента Предкавказья в масштабе 1:1000000. Л.: ВСЕГЕИ, 1976.
- Думитрашко Н.В., Лилиенберг Д.А., Будагов Б.А. Рельеф и новейшая тектоника Юго-Восточного Кавказа. М.: Изд-во АН СССР, 1961. 118 с.
- Дучков А.Д., Казанцев С.А., Селегей В.В. и др. Геотермические исследования на Телецком озере // Геология и геофизика. 1980. № 4. С. 111–118.
- 58. Жалковский Н.Д., Чернов Г.А., Мучная В.И. Сейсмическое районирование территории Алтае-Саянской горной области // Сейсмогеология восточной части Алтае-

Саянской горной области. Новосибирск: Наука, 1978. С. 79-90.

- Зайцев Н.С. О плиоценовых осадках и молодых движениях в хребте Танну-Ола // ДАН СССР. 1947. Т. 7, № 9. С. 931-934.
- 60. Заузолков В.Ф., Несмелова Н.М., Петрук В.А. и др. О рельефе, строении и возрасте материкового склона Керченско-Таманского сектора Черного моря // Изв. вузов. Геология и разведка. 1992. № 3. С.39–49.
- Захаров С.А. О характере неотектоники Таджикской депрессии // Неотектоника и сейсмотектоника Таджикистана. Душанбе: Дониш, 1969. С. 3–19.
- Зеленков П.Я. Сейсмогенные деформации земной поверхности Западного Саяна // Сейсмогеология восточной части Алтае-Саянской горной области. Новосибирск: Наука, 1978. С. 28–42.
- 63. Зубович А.В. Изучение поля скоростей современных движений земной коры Центрального Тянь-Шаня методами космической геодезии: Автореф. дис... канд. Физ.мат. наук. М.: ОИФЗ РАН, 2001. 26 с.
- Зыбин В.А. Строение зоны Курайского разлома в юговосточной части Горного Алтая // Изв. Алтай, отд. Геогр. об-ва СССР. 1969. Вып.9. С.17–26.
- Зятькова Л.К. Новейшая тектоника Западного Саяна. Новосибирск: Наука, 1973. 174 с.
- Зятькова Л.К. Структурная геоморфология Алтае-Саянской горной области. Новосибирск: Наука, 1977. 215 с.
- 67. Иванова Т.П. Применение космогеологических методов в сейсмотектонических исследованиях // Исслед. Земли из космоса. 1984. № 4. С. 46–52.
- 68. Иванова Т.П., Трифонов В.Г. Сочетание дистанционных и наземных методов исследования молодых складчатых деформаций западного погружения Копетдага // Исследование природной среды космическими средствами: Геология и геоморфология. Т. 5. М.: ВИНИТИ, 1976. С. 114–122.
- 69. Иванова Т.П., Трифонов В.Г. Новые аспекты соотношений тектоники и сейсмичности // ДАН. 1993. Т. 331, № 5. С. 587-589.
- Иванова Т.П., Трифонов В.Г. Сейсмогенерирующие свойства верхнекорового слоя // Тектоника и геодинамика: Общие и региональные аспекты. Т. 1. М.: ГЕОС, 1998. С. 219-222.
- Карапетян Н.К. Механизм очагов землетрясений Ленинаканского региона // Изв. АН АрмССР. Науки о Земле. 1987. № 1. С. 33-40.
- Караханян А.С. Активные разломы и сильные землетрясения Анатолийско-Малокавказского орогена: Дис... д-ра геол.-минер. наук. М.: ОИФЗ РАН, 1995.
- Карта активных разломов СССР и сопредельных территорий. М-б 1:8000000 / Под ред. В.Г.Три-фонова. М.; Иркутск: ГУГК, 1986.
- Карта активных разломов СССР и сопредельных территорий. М-6 1:8000000. Объяснительная записка / Под ред. В.Г. Трифонова. М.: ГИН РАН, 1987. 50 с.
- Карта неотектоники Прибайкалья и Забайкалья. М-6 1:2500000 / Под ред. Н.А.Логачева. Иркутск: ИЗК СО АН СССР, 1982.
- Карта неотектоники региона Байкало-Амурской магистрали. М-6 1:3000000 / Под ред. Н.А.Логачева. Иркутск: ИЗК СО АН СССР, 1983.
- Карта неотектоники Сибири. М.-Новосибирск: СО АН СССР, Мингео СССР, М-во высш. и спец. сред. обр. РСФСР, 1992.
- 78. Карта новейшей тектоники нефтегазоносных областей

Сибири. М-6 1:2500000 / Под ред. Н.А.Флоренсова и И.П.Варламова. Новосибирск: СНИИГГИМС, 1978.

- 79. Карта новейшей тектоники СССР и сопредельных областей. М-6 1:5000000 / Под ред. Н.И.Нико-лаева. М.: Мингео СССР, 1979.
- 80. Карта новейшей тектоники юга Восточной Сибири. Мб 1:1500000 / Под ред. А.Г.Золотарева и П.М.Хренова М.: Мингео СССР, 1982.
- 81. Карта разломов территории СССР и соседних областей / Под ред. А.В.Сидоренко. М.: Недра, 1978.
- Карта разломов юга Восточной Сибири. М-б 1:1500000 / Под ред. П.М.Хренова. М.: Мингео СССР, 1982.
- 83. Карта современных вертикальных движений земной коры по геодезическим данным на территории Казахстана / Под ред. В.М.Сигалова. М.: ГУГК, 1985.
- 84. Карта современных вертикальных движений территории СССР. М.: ГУГК, 1992.
- 85. Кетин И. Орогеническая эволюция территории Турции // Тектоника Альпийской области. М.: Мир, 1965. С. 318-327.
- Кирова Т.В. О четвертичных тектонических разрывах Рудного Алтая // Материалы ВСЕГЕИ. 1956. Вып. 8. С. 300-304.
- 87. Кленов В.И. Плейстоценовая тектоника Западного Саяна и Западной Тувы // Изв. АН СССР. Сер. геогр. 1966. № 6. С. 50-54.
- Кнауф В.И., Кузнецов М.П., Нурманбетов К. Домезозойские структуры и сейсмичность Киргизии. Фрунзе: Илим, 1981.
- Когошвили Л.В. Живая тектоника Грузии и ее воздействие на рельеф. Тбилиси: Мецниереба, 1970. 220 с.
- Когошвили Л.В. О развитии неотектонического рельефа Грузии. Тбилиси: Мецниереба, 1975. 308 с.
- Копп М.Л. Структуры латерального выжимания в Альпийско-Гималайском коллизионном поясе М.: Научный мир, 1997. 314 с.
- Копп М.Л., Расцветаев Л.М., Трифонов В.Г. Тектонические трещины, образовавшиеся при голоценовых землетрясениях Центрального Копетдага и его предгорий // Изв. АН СССР. Сер. геол. 1964. № 7. С. 59-69.
- Коробков А.Г., Николаев В.Г. Илякский разлом по данным сейсморазведки // Современная геодинамика и глубинное строение территории СССР. М.: Наука, 1990. С. 48-53.
- Корреляция тектонических событий новейшего этапа развития Земли. М.: Наука, 1985. 174 с.
- 95. Космическая информация в геологии. М.: Наука, 1983. 536 с.
- Космотектоническая карта Арало-Каспийского района. М-6 1:2500000. М.: Мингео СССР, 1978.
- 97. Костров Б.В. Сейсмический момент, энергия землетрясения и сейсмическое течение горных масс // Изв. АН СССР. Физика Земли. 1974. № 1. С. 23-41.
- Костров Б.В. Механика очага тектонического землетрясения. М.: Наука, 1975. 174 с.
- 99. Курдин Н.Н. Новейшая тектоническая структура южного склона Юго-Восточного Кавказа и тектодинамические условия ее формирования: Автореф. дис... канд. геол.-минер. наук. М.: МГУ, 1991. 18 с.
- 100. Курдюков К.В. Современные разломы вдоль подножий Джунгарского Алатау // Природа. 1953. № 12. С. 100-102.
- 101. Курдюков К.В. Лепсинский взброс современное смещение земной коры в Восточном. Прибалхашье // Изв. АН СССР. Сер. геол. 1956. № 5. С.22–28.
- 102. Курскеев А.К., Тимуш А.В. Альпийский тектогенез и сейсмогенные структуры. Алма-Ата: Наука, 1987. 158 с.

- 103. Кучай В.К. Зонный орогенез и сейсмичность. М.: Наука, 1981. 164 с.
- 104. Кучай В.К., Певнев А.К., Гусева Т.В. О современных тектонических движениях в зоне Вахшского надвига // ДАН СССР. 1978. Т. 240, № 3. С. 673–676.
- 105. Кучай В.К., Трифонов В.Г. Молодой левый сдвиг в зоне Дарваз-Каракульского разлома // Геотектоника. 1977. № 3. С. 91–105.
- 106. Леви К.Г., Шерман С.И. Карта неотектоники горного обрамления юга Восточной Сибири // Региональная неотектоника Сибири. Новосибирск: Наука, 1983. С. 39-44.
- 107. Леглер В.А., Пржиялговская И.А. Взаимодействие Индийской и Азиатской литосферных плит и тектоника Таджикской депрессии // Строение литосферных плит: Взаимодействие плит и образование структур земной коры. М.: ИО АН СССР, 1979. С.125–188.
- 108. Лилиенберг Д.А. Некоторые вопросы геоморфологии, четвертичной геологии и неотектоники Дагестана // Материалы совещ. по изучению четвертичного периода. Т. 2. М.: Изд-во АН СССР, 1961. С.472-482.
- 109. Лис Дж. М. Современные движения на Среднем Востоке // Живая тектоника. М.: Изд-во иностр. лит., 1957. С. 274–281.
- 110. Ломоносов И.С., Пампура В.Д. Геохимические критерии ювенильности современных гидротерм Байкальского рифта и Восточно-Камчатской вулканической зоны // Тектоника и сейсмичность континентальных рифтовых зон. М.: Наука, 1978. С. 71–77.
- 111. Лукина Н.В. Некоторые черты неотектонической структуры Большого Кавказа // Бюл. Комис. по изуч. четвертич. периода АН СССР. 1983. № 52. С.29-41.
- 112. Лукина Н.В. Морфология и кинематика Чингиз-Нарымского разлома (Южный Алтай) по дистанционным и наземным наблюдениям // Использование аэрокосмической информации в геологии и смежных областях: Тез. докл. Всесоюз. совещ. М.: ГИН АН СССР, 1987. С. 42.
- 113. Лукина Н.В. Алтае-Саянская область новейшего торошения континентальной литосферы. Байкальская внутриконтинентальная рифтовая система // Неотектоника и современная геодинамика подвижных поясов. М.: Наука, 1988. С. 276–326.
- 114. Лукина Н.В. Использование аэрокосмических средств при изучении кинематики современных движений по разломам Байкальской рифтовой зоны // Аэрокосмическое изучение современных и новейших тектонических процессов. М.: Наука, 1988<sub>6</sub>. С. 45–51.
- 115. Лукина Н.В. Активные разломы северной части Монгольского Алтая (методы изучения, морфология, кинематика и геодинамическое значение) // Активные разломы: Методы изучения, морфология, кинематика и геодинамика. Тез. Всесоюз. шк. «Тектоника, геодинамика и металлогения Урала», М.; Иркутск, 1989. С. 17–19.
- 116. Лукина Н.В. Новейшая структура Дархатской котловины Монголии // Геотектоника. 1990<sub>в</sub>. № 3. С.98-100.
- 117. Лукина Н.В. Рельеф горного пояса юга СССР как индикатор новейших вертикальных и горизонтальных движений // Геодинамика внутриконтинентальных горных областей. Новосибирск: Наука, 1990<sub>6</sub>. С. 84–90.
- 118. Лукина Н.В. Молодой грабен Телецкого озера // Природа. 1991. № 2. С. 56-64.
- 119. Лукина Н.В. Современные тектонические процессы на границах микроплит Южной Сибири и Северной Монголии // Изв. РАН. Сер. геол. 1992. № 3. С. 127–134.
- 120. Лукина Р.В. Активные разломы зоны сочленения Сибирской платформы и Алтае-Саянской горной области //

Бюл. МОИП. Отд. геол. 1996. Т. 71. № 5. С. 25-32.

- 121. Лукина Н.В., Лялько В.И., Макаров В.И. и др. Предварительные результаты спектрометрического исследования зон разломов Файзабадского и Фрунзенского полигонов // Исслед. Земли из космоса. 1991. № 6. С. 82–92.
- 122. Лукьянов А.В. Горизонтальные движения по разломам, происходящие при современных катастрофических землетрясениях // Разломы и горизонтальные движения земной коры. М.: Изд-во АН СССР, 1963. С. 34–112.
- 123. Лукьянов А.В. Структурные проявления горизонтальных движений земной коры. М.: Наука, 1965. 212 с.
- 124. Макаров В.И. Новейшая тектоническая структура Центрального Тянь-Шаня. М.: Наука, 1977. 172 с.
- 125. Макаров В.И., Кожурин А.И., Нгуен Чонг Ием, Нгуен Динь Ту. Новейшая тектоника Ханойской впадины и ее горного обрамления // Геотектоника. 1988. № 1. С. 69-79.
- 126. Макаров В.И., Трапезников Ю.А., Сковородкин Ю.П. и др. Современные деформации земной коры под влиянием глобальных и региональных процессов // Современные изменения в литосфере под влиянием природных и антропогенных факторов. М.: Недра, 1996. С. 7–50.
- 127. Макаров В.И., Трифонов В.Г., Щукин Ю.К. и др. Тектоническая расслоенность литосферы новейших подвижных поясов. М.: Наука, 1982. 116 с.
- 128. Малахов В.Д. Морфология разломов на границе гор и межгорных впадин Северного Тянь-Шаня // Сов. геология. 1987. № 10. С. 78-84.
- 129. Маловицкий Я.П., Терехов А.А. Новые сведения о структуре мезокайнозойских образований в Прикавказской части Черного моря (по материалам сейсмических исследований МОВ) // Морская геология и геофизика. 1972. № 3. С. 94–112.
- 130. Маркевич В.М., Афанасьев Ю.Т. Тектоника мезокайнозойского чехла Западно-Сибирской плиты // Проблемы нефтяной геологии. 1972. Вып. 3. С.123–135.
- Милановский Е.Е. Новейшая тектоника Кавказа. М.: Недра, 1968. 484 с.
- 132. Милановский Е.Е., Расцветаев Л.М., Кухмаров С.У. и др. Новейшая геодинамика Эльбрусско-Минераловодской области Северного Кавказа // Геодинамика Кавказа. М.: Наука, 1989. С. 99–105.
- 133. Милашин А.П. К вопросу о тектонике Черноморской мегавпадины // Геол. журн. 1978. Т. 38, № 6. С. 124–128.
- 134. Морфоструктура нефтегазоносных областей УССР. Киев: Наук. думка, 1974.
- 135. Мострюков А.О., Петров В.А. Каталог механизмов очагов землетрясений 1964-1990 гг. // М.: Мат. МЦДБ РАН, НГК, 1994. 88 с.
- 136. Мухин А.С., Кузнецов В.А. Четвертичные надвиги в Юго-Восточном Алтае // Вестн. Зап.-Сиб. геол. упр. 1939. № 1. С. 49-52.
- 137. Мушкетов И.В. Верненское землетрясение 9 июня 1887 г. // Тр. Геол. ком. 1890. Т. 10, № 1. С.1-154.
- 138. Мячкин В.И., Осокина Д.М., Цветкова Н.Ю. Тектонофизический анализ полей напряжений и проблемы физики очага землетрясений // Модели изменения напряженно-деформированного состояния массивов пород в приложении к прогнозу землетрясений. Апатиты: Кольск. фил. АН СССР, 1982. С. 3–24.
- 139. Нариманов А.А. Позднеплиоценовое геологическое развитие западного шельфа Южного Каспия // Каспийское море: Проблемы геологии и геоморфологии. М.: Наука, 1990. С. 110–113.
- 140. Несмеянов С.А. Основные черты неоструктурного районирования Северо-Западного Кавказа // ДАН СССР. 1986. Т. 291, № 6. С. 1449–1453.

- 141. Несмеянов С.А. Неоструктурное районирование Северо-Западного Кавказа. М.: Недра, 1992. 254 с.
- 142. Несмеянов С.А., Измайлов Я.А. Тектоничекие деформации черноморских террас Кавказского пбережья России. М.: ПНИИИС, 1995. 239 с.
- 143. Никитченко И.И. Западно-Джунгарский (Солдатайский) сдвиг // Материалы по геологии и полезным ископаемым Южного Казахстана. Алма-Ата: Наука, 1971. 283 с.
- 144. Николаев В.В., Демьянович М.Г. Основные черты сейсмотектоники Окинского плоскогорья (Восточный Саян) // Результаты научных исследований ИЗК в 1973 г. Иркутск: ИЗК СО АН СССР, 1974. С.105–108.
- 145. Николаев В.В., Демьянович М.Г. Сейсмотектоника Окинского плоскогорья (Восточный Саян) // Сейсмогеология восточной части Алтае-Саянской горной области. Новосибирск: Наука, 1978. С. 42–48.
- 146. Николаев П.Н. Системный анализ тектонических напряжений и деформаций // Изв. вузов. Геология и разведка. 1978. № 5. С. 106–116.
- 147. Николаев П.Н. Системный подход в анализе и картировании полей тектонических напряжений // Природа и методология определения тектонических напряжений в верхней части земной коры. Апатиты: Кольск. фил. АН СССР, 1982. С. 18–35.
- 148. Николаев П.Н. Методика тектодинамического анализа. М.: Недра, 1992. 295 с.
- 149. Никонов А.А. Молодое складкообразование в центральной части Афгано-Таджикской депрессии // Изучение современных движений земной коры на стационарных геофизических полигонах. Ашхабад: Изд-во АН ТССР, 1970. С. 241–248.
- 150. Никонов А.А. Современные, голоценовые и сейсмотектонические дислокации в Южно-Тянь-Шаньской сейсмической зоне (Таджикистан) // Изв. АН СССР. Физика Земли. 1974. № 12. С. 71–76.
- 151. Никонов А.А. Анализ тектонических движений по Гиндукуш-Дарваз-Каракульской зоне разломов в позднем плиоцене и четвертичное время // Бюл. МОИП. Отд. геол. 1975. Т. 50, № 2. С. 5–23.
- 152. Никонов А.А. Новейшая тектоника района Рогунской ГЭС в Таджикистане // Геотектоника. 1988. № 6. С. 113-121.
- 153. Никонов А.А., Ваков А.В., Веселов И.А. Сейсмотектоника и землетрясения зоны сближения Памира и Тянь-Шаня. М.: Наука, 1983. 240 с.
- 154. Никонов А.А., Веселов И.А., Ваков А.В. Деформации древних ирригационных каналов как показатели сейсмотектонических движений по крупным зонам разломов северного фланга Памира // Прогноз больших сейсмических воздействий. Вопр. инж. сейсмологии. 1984. Т. 25. С. 137–147.
- 155. Никонов А.А., Шолохов В.В. Геологические и геоморфологические признаки молодого правого сдвига в зоне Центрально-Устюртского разлома // ДАН. 1995. Т. 345, № 6. С. 786-790.
- 156.Новейшая тектоника нефтегазоносных областей Сибири / Под ред. Н.А.Флоренсова и И.Р.Варла-мова. М.: Недра, 1981. 239 с.
- 157. Новый каталог сильных землетрясений на территории СССР с древнейших времен до 1975 г. / Под ред. Н.В.Кондорской и Н.В.Шебалина. М.: Наука, 1977. 356 с.
- 158. Обручев В.А. Происхождение Телецкого озера // Природа. 1916. № 11. С. 1321–1322.
- 159. Осокина Д.Н. Иерархическая структура тектонического поля напряжений, выделение полей различных уровней и особенности взаимосвязи между ними // Математические и

экспериментальные методы в дизъюнктивной тектонике. М.: Наука, 1986. С.47-59.

- 160. Осокина Д.Н., Фридман В.Н. Исследование закономерностей строения поля напряжений в окрестностях сдвигового разрыва с трением между берегами // Поля напряжений и деформаций в земной коре. М.: Наука, 1987. С. 74–119.
- 161. Осокина Д.Н., Цветкова Н.Ю. Перестройка тектонического поля напряжений в очагах землетрясений и в окрестностях систем тектонических разрывов // Физические процессы в очагах землетрясений. М.: Наука, 1980. С. 187-206.
- 162. Островский А.Б. Стратиграфия, неотектоника и геологическая история плейстоцена Черноморского побережья Северо-Западного Кавказа в (между Анапой и устьем р.Шахе): Автореф. дис... канд. геол.-минер. наук. Ростов н/Д: СКГУ, 1968. 18 с.
- 163. Островский А.Б. Палеогеографические критерии корреляции основных этапов новейшей геологической истории внутриконтинентальных бассейнов. Рига: Балтика, 1974. Вып. 5. С. 171–180.
- 164. Островский А.Б., Измайлов Я.А., Щеглов А.П. и др. Новые данные о стратиграфии и геохронологии плейстоценовых морских террас Черноморского побережья Кавказа и Керченско-Таманской области // Палеогеография и отложения плейстоцена южных морей СССР. М.: Наука, 1977. С. 61-68.
- 165. Палиенко В.П. Карта неотектоники юго-запада СССР. Объяснительная записка // Тектоника нефтегазоносных областей юго-запада СССР. М.: Наука, 1988. С. 39–57.
- 166. Палиенко В.П. Некоторые общие закономерности неотектоники Украины // Сейсмопрогностические исследования на территории Украины. Киев: Наукова думка, 1988<sub>6</sub>. С. 96–106.
- 167. Палиенко В.П. Эндодинамические условия формирования современного рельефа Украины: Автореф. дис... д-ра геогр. наук. Киев, 1990. 39 с.
- 168. Парфенов В.Д., Анохина Е.Н., Ременяк Д.М. Разрывные смещения и альпийские поля напряжений участка Чиркейского гидроузла. М.: Гидропроект, 1991. 30 с.
- 169. Певнев А.К. Деформационный (геодезический) метод в проблеме прогноза землетрясений: Дис... д-ра техн. наук. М.: ОИФЗ РАН, 1998. 48 с.
- 170. Певнев А.К., Гусева Т.В., Одинев Н.Н., Сапрыкин Г.В. Закономерности деформаций земной коры в зоне сочленения Памира и Тянь-Шаня // Современные движения земной коры. Новосибирск: Наука, 1978. С. 86–92.
- 171. Пейве А.В., Руженцев С.В., Буртман В.С., Суворов А.В. Тектоника Памиро-Гималайского сектора Азии // Гималайский и альпийский орогенез. М.: Недра, 1964. С. 156–172.
- 172. Петров С.Е., Плещеев И.С. О некоторых особенностях тектонического развития юго-восточной части Тумгачинской антиклинали, Мангышлак // Бюл. МОИП. Отд. геол. 1971. № 1. С. 40–51.
- 173. Пешков В.М. К вопросу о происхождении подводных каньонов восточного побережья Черного моря // Океанология. 1983. Т. 23, № 2. С. 291–299.
- 174. Пинхасов Б.И. Новейшая тектоника Южно-Аральского региона. Ташкент: Фан, 1984. 180 с.
- 175. Плахотный Л.Г., Пасынков А.А., Герасимов М.Е., Чир Н.М. Разрывные нарушения Керченского полуострова // Геол. журнал. 1989. № 5. С. 40-46.
- 176. Плахотный Л.Г., Чир Н.М. Горностаевский поперечный разлом (Керченский полуостров) // Геотектоника. 1973. № 3. С. 116-121.

- 177. Поникаров В.П., Казьмин В.Г., Козлов В.В. и др. Снрия. Л.: Недра, 1968. 216 с.
- 178. Попков В.И. Тектоника западной части Туранской плиты. М.: ИГиРГИ, 1992. 186 с.
- 179. Пустильников М.Р., Кара В.И., Терехов А.А., Шиманский А.А. О строении подводной окраины Большого Кавказа // Геотектоника. 1980. № 1. С.96-105.
- 180. Пустовитенко Б.Г., Кульчицкий В.Е., Горячун А.В. Землетрясения Крымско-Черноморского региона. Киев: Наук. думка, 1989. 190 с.
- 181. Рагозин Л.А. К вопросу о происхождении Телецкого озера // Вестн. МГУ. Сер. биол., почв., геол. и геогр. 1958. № 3. С. 109–114.
- 182. Разрез новейших отложений Алтая. М.: Изд-во МГУ, 1978. 208 с.
- 183. Ранцман Е.Я. Морфоструктурное районирование и некоторые вопросы геодинамики Большого Кавказа // Геоморфология. 1985. № 1. С. 3-16.
- 184. Рассказов С.В. Магматизм Байкальской рифтовой системы. Новосибирск: Наука, 1993. 288 с.
- 185. Растворова В.А. Новейшая тектоника Большого Кавказа в связи с ее сейсмичностью // Неотектоника СССР. Рига: Изд-во АН ЛатвССР, 1961. С.255–260.
- 186. Растворова В.А., Щербакова Е.М. Роль разрывных нарушений и формирование рельефа восточной части Скалистого хребта Большого Кавказа // Вестник МГУ. Сер.4, Геология. 1960. № 4. С. 46-51.
- 187. Расцветаев Л.М. Основные черты новейшей тектоники Копетдага // Новейшая тектоника, новейшие отложения и человек. Сб. 3. М.: Изд-во МГУ, 1972. С. 35–70.
- 188. Расцветаев Л.М. Некоторые особенности позднеальпийской структуры орогенических областей юга СССР и тектонические напряжения новейшего времени // Новейшая тектоника, новейшие отложения и человек. Сб.5. М.: Изд-во МГУ, 1973. С. 57–107.
- 189. Расцветаев Л.М. Горный Крым и Северное Причерноморье // Разломы и горизонтальные движения горных сооружений СССР. М.: Наука, 1977. С.95–107.
- 190. Расцветаев Л.М. Сдвиги и альпийская геодинамика Кавказского региона // Геодинамика Кавказа. М.: Наука, 1989. С. 106–111.
- 191. Ребецкий Ю.Л. Реконструкция тектонических напряжений и сейсмотектонических деформаций: методические основы, поле современных напряжений Юго-Восточной Азии и Океании // Докл. РАН. 1997. Т. 354, № 1. С. 101–104.
- 192. Ребецкий Ю.Л. Методы реконструкции тектонических напряжений и сейсмотектонических деформаций на основе современной теории пластичности // ДАН СССР. 1999. Т. 369, № 3. С. 392–395.
- 193. Ребецкий Ю.Л. Принципы мониторинга напряжений и метод катакластического анализа совокупностей сколов // Бюл. моск. о-ва испытателей природы. Отд. геол. 2001. Т. 76, вып. 4. С. 27–35.
- 194. Рейснер Г.И. Стратиграфическое значение находки овернского мастодонта в долине р.Подкумок (Предкавказье) // ДАН СССР / 1986. Т. 289, № 6. С.943-947.
- 195. Ризниченко Ю.В. Расчет скорости деформаций при сейсмическом течении горных масс // Изв. АН СССР. Физика Земли. 1977. № 10. С. 34-47.
- 196. Ризниченко Ю.В. Проблемы сейсмологии: Избр. тр. М.: Наука. 1985. 408 с.
- 197. Ризниченко Ю.В., Соболева О.В., Кучай О.А. и др. Сейсмотектоническая деформация земной коры юга Средней Азии // Изв. АН СССР. Физика Земли. 1982. № 10. С. 90-104.

- 198. Рогожин Е.А., Богачкин Б.М., Нечаев Ю.В. и др. Новые данные о древних сильных землетрясениях Горного Алтая // Физика Земли. 1998. № 3. С. 75-81.
- 199. Ружич В.В. Разломы юго-западного фланга Байкальской рифтовой зоны и некоторые вопросы динамики ее формирования: Автореф. дис... канд. геол.-минер. наук. Иркутск: ИЗК СО АН СССР, 1972. 23 с.
- 200. Садовский М.А., Болховитинов Л.Г., Писаренко В.Ф. Деформирование геофизической среды и сейсмический процесс. М.: Наука. 1987. 100 с.
- 201. Садовский М.А., Голубева Т.В., Писаренко В.Ф., Шнирман М.Г. Характерные размеры горной породы и иерархические свойства сейсмичности // Изв. АН СССР. Физика Земли. 1984. № 2. С. 3–16.
- 202. Сахатов В.З. Особенности структуры Кавказско-Таврского региона по данным дешифрирования космических снимков // Изв. вузов. Геология и разведка. 1976. № 11. С. 14-25.
- 203. Сейсмическое районирование Восточной Сибири и его геолого-геофизические основы / Под ред. В.П.Солоненко. Новосибирск: Наука, 1977. 304 с.
- 204. Сейсмическое районирование Улан-Батора. М.: Наука, 1971. 205 с.
- 205. Сейсмичность Алтае-Саянской области. Новосибирск: ИГиГ СО АН СССР, 1975.
- 206. Сейсмотектоника и сейсмичность юго-восточной части Восточного Саяна. Новосибирск: Наука, 1975. 134 с.
- 207. Семов В.Н., Куликов В.И., Гасанов И.С. Строение Южно-Каспийской и Средне-Каспийской впадин // Земная кора континентальных окраин и окраинных морей. М.: Наука, 1975. С. 84–96.
- 208. Соболева О.В. Деформации земной коры Таджикистана по данным о механизмах очагов землетрясений: Дис... д-ра физ.-мат. наук. М.: ИФЗ АН СССР. 1988. 290 с.
- 209. Соколовский В.В. Теория пластичности. М.; Л.: Гостехтеориздат, 1950. 396 с.
- Солоненко В.П., Тресков А.Л., Жилкин В.М. и др. Сейсмотектоника и сейсмичность рифтовой системы Прибайкалья. М.: Наука, 1968. 220 с.
- 211. Солоненко В.П., Хромовских В.С. Сильнейшие землетрясения Большого Кавказа // Природа. 1974. № 6. С. 34-47.
- 212. Специализированный каталог землетрясений Северной Евразии с древнейших времен до 1990 г. / Под ред. Н.В.Кондорской и В.И.Уломова. М.: ОИФЗ РАН, 1994. http://<u>WWW.SSGIS.RU</u> / System of Data Bases.
- Строение и эволюция земной коры и верхней мантии Черного моря. М.: Наука, 1989. 180 с.
- Тамразян Г.П. О наличии глубинного разрыва на Юго-Восточном Кавказе // Изв. АН СССР. Сер. геол. 1960. № 8. С. 20-36.
- Тектоника и сейсмичность Причерноморья и Черноморской впадины. Кишинев: Штиинца, 1974. 166 с.
- Тектоническая карта Кавказа. М-6 1:1000000, 1974 г., с Объяснительной запиской / Под ред. П.Д.Гамкрелидзе. Тбилиси: Марциереба, 1975.
- Тектоно-формационная карта Алтае-Саян-ской складчатой области. М-б 1:1000000 / Под ред. А.Л.Яншина. М.; Новосибирск: Мингео СССР - СНИИГТИМС, 1969.
- 218. Терехов А.А., Мамошина К.Н., Москаленко Э.П. О продолжении структур Северо-Западного Кавказа во впадину Черного моря // Геотектоника. 1973. № 1. С. 113-120.
- Терехов А.А., Шимкус К.М. Молодые осадки и надвиговые структуры в Прикрымской и Прикавказской зонах Черноморской впадины // Геотектоника. 1989. № 1. С. 72-79.

- 220. Трифонов В.Г. Аэрокосмические и наземные методы изучения молодых разрывных нарушений (на примере Копетдага) // Исследование природной среды космическими средствами: Геология и геоморфология. Т. 5. М.: ВИНИТИ, 1976. С. 103-113.
- 221. Трифонов В.Г. Позднечетвертичный тектогенез. М.: Наука, 1983. 224 с.
- 222. Трифонов В.Г. Особенности развития активных разломов // Геотектоника. 1985. № 2. С. 16-26.
- 223. Трифонов В.Г. Общие черты и особенности современной геодинамики континентов // Геодинамика и эволюция тектоносферы. М.: Наука, 1991. С.144–160.
- 224. Трифонов В.Г. Неотектоника Евразии. М.: Научный мир, 1999. 253 с.
- 225. Трифонов В.Г., Востриков Г.А., Лыков В.И. и др. Тектонические аспекты Кумдагского землетрясения 1983 г. в Западной Туркмении // Изв. АН СССР. Сер. геол. 1986. № 5. С. 3–16.
- 226. Трифонов В.Г., Востриков Г.А., Трифонов Р.В. и др. Современная геодинамика Альпийско-Гималайского пояса // Глобальные изменения природной среды. Новосибирск: СО РАН, НИЦ ИОГГМ, 1998. С. §5–94.
- 227. Трифонов В.Г., Востриков Г.А., Трифонов Р.В. и др. Современная геодинамика области Аравийско-Евразийской коллизии // Теоретические и региональные проблемы геодинамики. М.: Наука, 1999. С.126–135.
- 228. Трифонов В.Г., Востриков Г.А., Трифонов Р.В., Соболева О.В. Активные разломы Евразии: Геодинамический аспект // Тектонические и геодинамические феномены. М.: Наука, 1997. С. 174–195.
- 229. Трифонов В.Г., Караханян А.С., Кожурин А.И. Спитакское землетрясение как проявление современной тектонической активности // Геотектоника. 1990. № 6. С. 46-60.
- 230. Трифонов В.Г., Кожурин А.И., Лукина Н.В. Изучение и картирование активных разломов // Сейсмичность и сейсмическое районирование Северной Евразии. М.: РАН, 1993. С. 196-206.
- 231. Трифонов В.Г., Макаров В.И. Активные разломы (Монголия) // Неотектоника и современная геодинамика подвижных поясов. М.: Наука, 1988. С.239–272.
- 232. Трифонов В.Г., Макаров В.И., Кожурин А.И. и др. Аэрокосмическое изучение сейсмоопасных зон. М.: Наука, 1988. 134 с.
- 233. Трифонов В.Г., Макаров В.И., Скобелев С.Ф. Таласо-Ферганский активный правый сдвиг // Геотектоника. 1990. № 5. С. 81-90.
- 234. Трифонов В.Г., Певнев А.К. Современные движения земной коры по данным космической геодезии // Фундаментальные проблемы общей тектоники. М.: Научный мир, 2001. С. 374-401.
- 235. Трифонов В.Г., Трубихин В.М., Аджамян Ж. и др. Левантская зона разломов на северо-западе Сирии // Геотсктоника. 1991. № 2. С. 63-75.
- 236. Трифонов В.Г., Эль-Хаир Ю. Библейская легенда глазами геологов // Природа. 1988. № 8. С.34-45.
- 237. Туголесов Д.А. Современная структура Черноморской впадины // Сов. геология. 1976. № 7. С.72-86.
- 238. Туголесов Д.А. Альбом структурных карт и карт мощностей кайнозойских отложений Черноморской впадины. М-6 1:1500000. М.: ГУГК, 1989.
- 239. Филин В.И. Прикладная механика твердого деформируемого тела. Т. 1. М.: Наука, 1975. 832 с.
- 240. Финько Е.А. Современные тектонические движения на линии повторного нивелирования Семапалатинск-Алма-Ата // Современные тектонические движения земной коры и методы их изучения. М.: Изд-во АН СССР, 1961. 121 с.

- 241. Хаин В.Е. Региональная геотектоника: Альпийский Средиземноморский пояс. М.: Недра, 1984. 344 с.
- 242. Хаин В.Е., Григорьянц Б.В., Исаев Б.М. Западно-Каспийский разлом и некоторые закономерности проявления поперечных разломов в геосинклинальных складчатых областях // Бюл. МОИП. Отд. геол. 1966. Т. 41, № 2. С. 5-23.
- 243. Хаин В.Е., Кац Я.Г., Семинский А.Т. Тектоническая зональность и главные черты современной структуры Альпийского пояса Восточного Средиземноморья и Ближнего Востока // Изв. вузов. Геология и разведка. 1973. № 3. С. 3-17; № 4. С. 11-17.
- 244. Хилько С.Д., Балжинням И. Морфоструктура и сейсмотектоника Северной Монголии // Сейсмотектоника южных районов СССР. М.: Наука, 1978. С.165-175.
- 245. Хилько С.Д., Курушин Р.А., Кочетков В.М. и др. Землетрясения и основы сейсмического районирования Монголии. М.: Наука, 1985. 225 с.
- 246. Хромовских В.С. Сейсмогеология Южного Прибайкалья. М.: Наука, 1965. 121 с.
- 247. Цирихева Э.М. Блоковая тектоника и оруденение. М.: Недра, 1983. 167 с.
- 248. Чедия О.К. Основные закономерности новейшего развития гор Средней Азии // Закономерности геологического развития Тянь-Шаня в кайнозое. Фрунзе: Илим, 1973. С. 3–25.
- 249. Чедия О.К. Морфоструктуры и новейший тектогенез Тянь-Шаня. Фрунзе: Илим, 1986. 247 с.
- 250. Чернов А.А. Строение предплиоценовых отложений Южного Каспия // Каспийское море: Проблемы геологии и геоморфологии. М.: Наука, 1990. С.104–110.
- 251. Чернов Г.А. Новейшая структура Алтас-Саянской области и ее связь с сейсмичностью // Сейсмичность Алтае-Саянской области. Новосибирск: ИГиГ СО АН СССР, 1975. С. 57–73.
- 252. Чернов Г.А. К изучению сейсмогеологии и неотектоники Алтае-Саянской горной области // Сейсмогеология восточной части Алтае-Саянской горной области. Новосибирск: Наука, 1978. С. 6–27.
- 253. Чернов Г.А., Зеленков П.Я. Сейсмогеология области Тувинских поднятий // Там же, 1978. С.58-68.
- 254. Чипизубов А.В., Серебренников С.П. Сдвиговые палеосейсмодислокации Восточного Саяна // ДАН. 1990. Т. 311, № 2. С. 446-450.
- 255.Шарапов А.И., Нурманов А.М., Плещеев И.С., Токарев В.П. Тектоника Тиюб-Карагана (п-ов Мангышлак) и его перспективы на нефть и газ // Бюл. МОИП. Отд. геол. 1980. Т. 55, № 4. С. 9–14.
- 256. Шебалин Н.В., Крестников В.Н., Рустанович Д.Н. и др. Дагестанское землетрясение 14 мая 1970 года // Землетрясения в СССР в 1970 г. М.: Наука, 1973. С. 28–49.
- 257. Шевченко В.И., Гусева Т.В., Лукк А.А. и др. Современная геодинамика Кавказа (по результатам GPS измерений и сейсмологическим данным // Физика Земли. 1999. № 9. С. 3-18.
- 258. Шерман С.И. Разломы Байкальской рифтовой зоны (структурный и тектонофизический анализ): Автореф. дис... д-ра геол.-минер. наук. Иркутск: ИЗК СО АН СССР, 1975. 62 с.
- 259. Шерман С.И. Сдвиги и трансформные разломы литосферы // Проблемы разломной тектоники. Новосибирск: Наука, 1981. С. 5–26.
- 260. Шерман С.И. Сдвиги и трансформные разломы литосферы // Тектоника Сибири. Т. 11. Строение земной коры востока СССР в свете современных тектонических концепций. Новосибирск: Наука, 1982. С.35–40.

- 261. Шерман С.И., Леви К.Г. Горизонтальные движения земной коры на флангах Байкальской рифтовой зоны и современная гидротермальная деятельность // Геодинамика и полезные ископаемые. М.: ГКНТ, 1976. С. 100-101.
- 262. Шерман С.И., Леви К.Г. Трансформные разломы Байкальской рифтовой зоны и сейсмичность ее флангов // Тектоника и сейсмичность континентальных рифтовых зон. М.: Наука, 1978. С. 7–18.
- 263. Шерман С.И., Медведев М.Е., Ружич В.В. и др. Тектоника и вулканизм юго-западной части Байкальской рифтовой зоны. Новосибирск: Наука, 1973. 136 с.
- 264. Широкова Е.И. Некоторые закономерности процессов в очагах землетрясений и напряженное состояние центральной и восточной частей Средиземноморско-Азиатского сейсмического пояса // Физика Земли. 1985. № 7. С. 25-41.
- 265. Шульц С.С. Анализ новейшей тектоники и рельеф Тянь-Шаня. М.: Географгиз, 1948. 224 с.
- 266. Шульц С.С., мл. Концентрические сводовые структуры восточной части Туранской плиты по космическим снимкам // Изв. вузов. Геология и разведка. 1973. № 7. С. 182–184.
- 267. Шульц С.С., мл. Концентрические сводовые структуры Приуралья и Кызылкумов на космических снимках, полученных с пилотируемой орбитальной станции «Салют» // Исследование природной среды космическими средствами: Геология и геоморфология. Т. 2. М.: ВИ-НИТИ, 1974. С. 88–89.
- 268. Шульц С.С., мл. Земля из космоса. Л.: Недра, 1984. 115 с.
- 269. Щерба И.Г. Плиоцен-четвертичные олистостромы Крыма и механизм их образования // Бюл. МОИП. Отд. геол. 1978. Т. 53, № 4. С. 23-34.
- 270. Юнга С.Л. О механизме деформирования сейсмоактивного объема земной коры // Изв. АН СССР. Физика Земли. 1979. № 10. С. 14–23.
- Юнга С.Л. Методы и результаты изучения сейсмотектонических деформаций. М.: Наука. 1990. 191 с.
- 272. Юнга С.Л. Сейсмотектонические деформации и напряжения в складчатых поясах неотектонической активизации Северной Евразии // Физика Земли. 1996. № 12. С. 37-58.
- 273. Яковлев С.А. К вопросу о происхождении Телецкого озера // Бюл. МОИП. Отд. геол. 1939. Т. 17, № 4/5. С. 3-13.
- 274. Яншин А.Л., Маловицкий Я.П., Москаленко В.Н. и др. Структурные особенности осадочного чехла Черноморской впадины и их значение для понимания ее образования // Бюл. МОИП. Отд. геол. 1977. Т. 52, № 5. С. 42-69.
- 275. Abdrakhmatov K.Ye., Aldazhanov S.A., Hager B.H. et al. Relatively recent construction of the Tien Shan inferred from GPS measurements of present-day crustal deformation rates // Nature. 1996. Vol. 384. P. 450-453.
- 276. Aki K. Generation and propagation of G-waves from Niigata earthquake of June 16, 1964. Part 2: Estimation of earthquake moment, released energy, and stress-strain drop from the G-waves spectrum // Bul. Earthquake Res. Inst. Tokyo Univ. 1966. Vol. 44, N 1. P.73-88.
- 277. Allen C.R. Geological criteria for evaluating seismicity // Bul. Geol. Soc. Amer. 1975. Vol. 86, N 8. P.1041-1057.
- 278. Allen C.R., Gillespie A.R., Han Yuan et al. Red River and associated faults, Yunnan Province, China: Quaternary geology, slip rates, and seismic hazard // Bul. Geol. Soc. Amer. 1984. Vol. 95, N 6. P. 686-700.

- 279. Allen C.R., Luo Zhuoli, Qian Hong et al. Field study of a highly active fault zone: The Xianshuihe fault of southwestern Chine // Bul. Geol. Soc. Amer. 1991. Vol. 103, N 9. P. 1178-1199.
- Ambraseys N.N. The Buyin-Zara (Iran) earthquake of September 1, 1962: A Field Rep. // Bul. Seism. Soc. Amer. 1963. Vol. 53, N 4. P. 705-740.
- Ambraseys N.N. Some characteristic features of the Anatolian fault zone // Tectonophysics. 1970. Vol. 9. P. 143-165.
- Ambraseys N.N. Studies in historical seismicity and tectonics// Geodynamics today. L.: Royal Soc. Publ., 1975. P. 7-16.
- Ambraseys N.N. Engineering seismology // Earthquake engineering and structural dynamics. 1988. Vol. 17. P. 1-105.
- Ambraseys N.N. Temporary seismic quiescence: SE Turkey // Geophys. J. 1989. Vol. 96, N 3. P. 311-333.
- Ambraseys N.N., Melvill C.P. A history of Persian Earthquakes // Cambridge Earth Sci. Ser. N.Y.: Cambridge N.Y. Press, 1989. 219 p.
- Armijo R., Tapponnier P. Late Cenozoic Right-Lateral Strike-Slip Faulting in Southern Tibet // J. Geophys. Res. 1989. Vol. 94, N B3. P. 2787-2838.
- Armijo R.R., Tapponnier P., Mercier J.L., Han T. Quaternary extension in southern Tibet. Field observations and tectonic implication // J. Geophys. Res. 1986. Vol.91. P.13803-13872.
- 288. Atlas of Active Faults in China (Chinese working group of the Project 206, UNESCO). Beijing: Seismol. Press XI'AN Cartographic Publ. House, 1989. 118 p.
- Balassanian S., Ashirov T., Chelidze T. et al. Seismic hazard assessment for the Caucasus test area // Ann. Geofis. 1999. Vol. 42, N 6. P. 1139-1152.
- Barka A.A. The North Anatolian fault zone // Ann. Tectonicae. Special Issue. 1992. Supplement to vol.6. P. 164-195.
- Barka A.A., Kadinsky-Cade K. Strike-slip fault geometry in Turkey and its influence on earthquake activity // Tectonics. 1988. Vol. 7, N 3. P. 663-684.
- 292. Barka A., Saroglu F., Emre O., Kuscu I. Active Faults of Turkey // J. Earthquake Predict. Res. 1996. Vol.5, N 3. P. 413-421.
- 293. Ben-Avraham Z., Tibor G. Structure and tectonics of the Eastern Cyprean Arc // Abst. of 7<sup>th</sup> EUG Meeting. Terra Nova. 1993. Vol.5. Supplement to No.1. P.254.
- 294. Berberian M. Contribution on the seismotectonics of Iran. Tehran: Geol. Survey of Iran. 1976. Part 1: 517 p. 1977; Part 2: 278 p.
- 295. Berberian M. Natural hazards and the First carthquake catalogue of Iran, vol.1. Tehran: IIEES Publ., 1994. 604 p.
- Berberian M., Qorashi M., Jackson J.A. et al. The Rudbar-Taron earthquake of 20 June 1990 in NW Persia: Preliminary field and seismological observations, and its tectonic significance // Bul. Seism. Soc. Amer. 1992. Vol. 82, N 4. P. 1726-1755.
- 297. Bingol E. Geological map of Turkey. Scale 1:2000000. Ankara: MTA, 1989.
- 298. Ding Guoyu. Active Faults in China // A collection of papers of international symposium on continental seismicity and earthquake prediction (ISCSEP). Beijing: Seismol. Press, 1984. P. 225-242.
- Ding Guoyu, Lu Yanchou. A preliminary discussion on the status of recent intraplate motions in China // Kexue Tongbao. 1988. Vol. 33, N 1. P. 52-57.
- Drewes H., Geiss E. Modellirung geodynamischer Deformation in Mittelmeerraum // Satellitengeodasie. Weihelm:

VCH Verlagsgesellschaft mbH. 1990. Vol.D-6940. P. 335-349.

- Dubertret L., Dunand M. Les gisements ossiferes de Khirbet El-Umbashi et de Hebariye (Safa) // Ann. Archeologique de Syrie, Damascus. 1954–1955. Vol. IV-V. P.59–76.
- 302. El Isa Z.H. Seismicity of Wadi Araba-Dead Sea region // Geology of the Arab World. Cairo: Univ. Publ., 1992. P. 245-255.
- 303. Freund R. A model of the structural development of Israel and adjacent areas since Upper Cretaceous times // Geol. Mag. 1965. Vol. 102, N 3. P. 189-205.
- Gardosh M., Reches Z., Garfunkel Z. Holocene tectonic deformation along the western margins of the Dead Sea // Tectonophysics. 1990. Vol. 180, N I. P.123-137.
- Gaudemer Y., Tapponnier P., Turcotte D.L. River offsets across active strike-slip faults // Ann. Tectonicae. 1989. Vol. 3, N 2. P. 55-76.
- Geological map of Syria / Ponikarov V. (Ed.). Damascus: Ministry of Industry, 1964.
- Girdler R.W. The Dead Sea transform fault system // Tectonophysics. 1990. Vol. 180. No. 1. P. 1–14.
- Hager B., King R., Murray H. Measurement of crustal deformation using the global positioning system // Ann. Rev. Earth Planet. Sci. 1996. Vol. 19. P. 351-382.
- Hessami Kh.T., Jamali F.H. Active faulting in Iran // J. Earthquake Predict. Res. 1996. Vol. 5, N 3. P.403-412.
- Holcombe C.J. Intraplate wrench deformation in Iran, Afghanistan and Western Pakistan // Geol. Rdsch. 1978. Bd. 67, H. 1. S. 37–48.
- Horowitz A. The Quaternary of Israel. N.Y.: Acad. Press, 1979. 394 p.
- Hosbayar P., Trifonov V.G. Active faults in Mongolia // 29th IGC Abstracts. Vol. 1. Kyoto, 1992. P.75.
- Ioffe A., Govorova N., Volchkova G., Trifonov R. Data base of active faults for the USSR area // Geoinformatics. 1993. Vol. 4, N 3. P. 289-290.
- Ioffe A.I., Kozhurin A.I. Database of active faults of Eurasia // J. Earthquake Predict. Res. 1996. Vol. 5, N 3. P.431-435.
- 315. Jackson J., McKenzie D. The relationship between plate motion and seismic moment tensors and the rates of active deformation in the Mediterranean and Middle East // Geophys. J. 1988. Vol. 93, N 1. P. 45-73.
- Jeager J.C., Cook N.G. Fundamentals of Rock Mechanics. London: Charman and Hall Ltd. 1971. 516 p.
- 317. Karakhanian A.S., Trifonov V.G., Azizbekian O.G., Hondkarian D.G. Relationship of Late Quaternary tectonics and volcanism in the Khanarassar active fault zone, the Armenian Upland // Terra Nova. 1997. Vol. 9. P. 131-134.
- Kidd W.S.F., Molnar P. Quaternary and active faulting observed on the 1985 Academia Sinica-Royal Society Geotraverse of Tibet // Phil. Trans. Roy. Soc. London. 1988. Vol. 327 A. P. 337-363.
- Kiratzi A.A. A study of the active crustal deformation of the North and East fault zones // Terra Nova. 1993. Vol. 5. EUG VII, Strasbourg, abstract supplement to N 1. P. 260.
- 320. Kuscu I., Erendil M. Some field observations on the North Anatolian Fault // Research on Quaternary crustal movement and earthquake prediction. Japan, 1988. P. 35-58.
- 321. Li Jijun. The uplift of the Qinghai-Xizang plateau and its effect on the environment of China // Intern. Union for Quaternary Res. 13<sup>th</sup> Intern. Congr. Abst. Beijing, 1991. P. 194.
- 322. Lithospheric Dynamics Map of China and Adjacent Seas. Scale 1:4 000 000 / Ma Xingyuan (Ed. in Chief). Editorial Board of the Atlas of the Lithospheric Dynamics of China. Beijing: State Seismol. Bureau, 1986.

- 323. Liu Q., Avouac P., Tapponnier P., Zhang Q. Field evidence for Holocene and active faulting in western Qangtang // Intern. Union for Quaternary Res. 13<sup>th</sup> Intern. Congr. Abst. Beijing, 1991. P. 210.
- Beijing, 1991.1.2.10.
  Beijing, 1991.1.2.10.
  Bourjot L., Zhang Q. Kinematics of 324. Liu Q., Tapponnier P., Bourjot L., Zhang Q. Kinematics of recent faulting along the Muji-Tashgorgan graben, northern extension of the Karakorum fault // Terra Nova. 1993. Vol. 5. EUG VII, Strasbourg, abstract supplement to N 1. P. 261.
  S. EUG VII, Strasbourg, abstract supplement to N 1. P. 261.
- 325. Lukina N.V. Dating of the Quaternary basalts of the Eastern Sayans by geomorphological correlation // Intern. Union for Quaternary Res. 13<sup>th</sup> Intern. Congr. Abst. Beijing, 1991. P. 224.
- 326. Makarov V.I., Scobelev S.F., Trifonov V.G. et al. Plutonic structure of the Earth's crust on space images // Proc. of the Ninth Intern. Symp. on Remote Sensing of Environment. Ann Arbor, 1974. Vol. 1. P. 369-437.
- 327. Mandelbrot B. The fractal geometry of Nature. San. Francisco: W.H.Freeman and Co., 1982. 468 p.
- 328. Map of major active faults of China. Scale 1:6.000.000. Beijing: State Seismol. Bureau, 1992.
- 329. McClusky S., Balassanian S., Barka A. et al. Global Positioning System constraints on plate kinematics and dynamics in the eastern Mediterranean and Caucasus // J. Geophys. Res. 2000. Vol. 105, N B3. P. 5695-5719.
- McKenzie D. Active tectonics of the Alpine-Himalayan belt, the Aegean Sea and surrounding regions // Geophys. J. Roy. Astron. Soc. 1978. Vol. 55. P. 217-254.
- 331. Min Longrui, Yin Zhanguo. The main tectonic events of Quaternary in China // Intern. Union for Quaternary Res. 13<sup>th</sup> Intern. Congr. Abst. Beijing, 1991. P. 239.
- Mohajer-Ashjai A., Behzadi H., Berberian M. Reflections of the rigidity of the Lut Block and recent crustal deformation in eastern Iran // Tectonophysics. 1975. Vol. 29, N 1/4. P. 281-301.
- 333. Molnar P., Deng Qidong. Faulting associated with large earthquakes and the average rate of deformation in central and eastern Asia // J. Geophys. Res. 1984. Vol. 89, N B7. P. 6203-6227.
- 334. Morner N.-A. Uplift of the Tibetan Plateau: a short review // Intern. Union for Quaternary Res. 13<sup>th</sup> Intern. Congr. Special Proc. Review reports. Beijing, 1991. P. 78-80.
- 335. Nakata T. Active faults of the Himalaya of India and Nepal // Geol. Soc. Amer. Spec. Paper. 1989. No.232. P. 243-264.
- 336. Nakata T, Kizaki K. Active faults of the Nepal Himalayas and their tectonic significance // Dehradun: Intern. Sympos. on Neotectonics in South Asia, Feb. 18-21, 1986. P. 127-136.
- 337. Nakata T., Tsutsumi H., Khan Sh.H., Lawrence R.D. Active faults of Pakistan. Hiroshima: Reaserch Center for Regional Geography, Hiroshima Univ., 1991. 144 p.
- 338. Ni J.F., Guzman-Speziale M., Bevis M. et al. Accretionary tectonics of Burma and the three-dimensional geometry of the Burma subduction zone // Geology. 1989. Vol. 17. P. 68-71.
- 339. Nikonov A.A. Active Faults: Definition and Identification Problems // Research on active faults, 4. Beijing: Seismol. Press, 1995. P. 140-152.
- Nikonov A.A., Sholokhov V.V. Active faults of the Touran Platform // J. Earthquake Predict. Res. 1996. Vol. 5, N 3. P. 383-393.
- 341. Nowroozi A.A. Focal mechanism of earthquakes in Persia, Turkey, west Pakistan, and Afghanistan and plate tectonics of the Middle East // Bul. Seismol. Soc. Amer. 1972. Vol. 62, N 3. P. 832-850.
- 342. Okumura K. Quaternary system and crustal movements in south-western Anatolia, Turkey a preliminary report // Res.

on Quaternary crustal movement and earthquake prediction. Japan, 1988. P. 17–29.

- 343. Oral M.B., Toksoz M.N., Reilinger R. GPS measurements and finite elements modelling of present-day tectonic deformation in the Eastern Mediterranean // AGU chapman conf. on time dependent positioning: Modelling crustal deformation. Annapolis, 1991 (Oral presentation).
- 344. Pevnev A.K., Guseva T.V., Odinev N.N., Saprykin G.V. Regularities of the deformations of the Earht's crust at the joint of the Pamirs and Tien-Shan // Tectonophysics. 1975. Vol. 29, N 1/4. P. 429-438.
- 345. Quennell A.M. Tectonics of the Dead Sea rift // Assoc. de Servicios Geolocos Africanos. Actas y Trabajos de las Reuniones Celebradas en Mexico en 1956. Mexico, 1959. P. 385-405.
- 346. Randall M.J. Elastic multipole theory and seismic moment // Bul. Seismol. Soc. Amer. 1971. Vol. 61, N 5. P. 1321-1326.
- 347. Rebetsky Yu.L. Stress-monitoring: Issues of reconstruction methods of tectonic stress and seismotectonic deformations // J. Earthquake Predict. Res. 1996. Vol. 5, N 4. P. 557–573.
- 348. Reilinger R., Barka A. GPS constraints on fault slip rates in the Arabia-Africa-Eurasia plate collision zone: implications for earthquake recurrence times // Historical and prehistorical earthquakes in the Caucasus. Dordrecht: Kluwer Acad. Publ., 1997. P. 91–108.
- 349. Saroglu F. Age and offset of the North Anatolian fault // METU J. of pure and applied sciences. 1988. Vol. 21, N 1/3. P. 65-79.
- 350. Saroglu F., Emre O., Kuscu I. Active fault map of Turkey. Scale 1:1 000 000. Ankara: Dir. of Mineral Resources and Explor., 1992.
- Saroglu F., Yilmaz Y. Geology of the Karliova region. Intersection of the North Anatolian and East Anatolian transform faults // Bul. Tech. Univ., Istanbul. 1991. Vol. 44. P. 475–493.
- 352. Seeber L., Armbruster J.G., Quittmeyer R.C. Seismicity and continental subduction in the Himalayan arc // Zagros, Hindukush, Himalayas: Geodynamic evolution. AGU Geodyn. Ser. 1981. Vol. 3. P. 215-242.
- 353. Seismotectonic map of the Middle East. Scale 1:2500000. Tehran: Iran Geograph. Co., 1992.
- 354. Sengor A.M.C., Yilmaz Y. Tethyan evolution of Turkey: a plate tectonic approach // Tectonophysics. 1981. Vol. 75, N 1. P. 181-241.
- 355. Shebalin N.V., Trifonov V.G., Kozhurin A.I. et al. A unified seismotectonic zonation of Northern Eurasia // J. Earthguake Predict. Res. 2000. Vol. 8, N 1. P. 8–31.
- 356. Shi Jianbang, Feng Xianyue, Ge Shumo et al. The Fuyun earthquake fault zone in Xinjiang, China // A collection of papers of international symposium on continental seismicity and earthquake prediction (ISCSEP). Beijing: Seismol. Press, 1984. P. 225-242.
- 357. Skobelev S.F., Hanon M., Klerkx J. et al. Map of active faults of Africa: General review // 31th IGC. Proc. of Special Symp. E-2. Rio de Janeiro, 2000. 4 p.
- 358. Tapponnier P., Mattauer M., Proust F., Cassaigneau C. Mesozoic ophiolites, sutures and large-scale tectonic movements in Afganistan // Earth Planet. Sci. Lett. 1981. Vol. 2, N 2. P. 355-371.
- 359. Tapponnier P., Molnar P. Active faulting and Cenozoic tectonics of the Tien Shan, Mongolia and Baykal regions // J. Geophys. Res. 1979. Vol. 84. P.3425-3459.
- Tatar Yu. Tectonic structures along the North Anatolian fault zone, northeast of Refahiye (Erzincan) // Tectonophysics. 1975. Vol. 29, N 1/4. P. 401-409.
- 361. Tchalenko J.S. Seismotectonic framework of the North Tehran fault // Ibid. P. 411-420.

- 362. Tchalenko J.S., Ambraseys N.N. Structural analysis of the Dashte-Bayas (Iran) earthquake fractures // Bul. Geol. Soc. Amer. 1970. Vol. 81, N 1. P. 41-60.
- 363. Tchalenko J.S., Berberian M. Dasht-e-Bayaz fault, Iran: Earthquake and earlier related structures in bed rock // Bul. Geol. Soc. Amer. 1975. Vol. 86, N 5. P.703-709.
- 364. Tchalenko J.S., Braud J. Seismicity and structure of the Zagros (Iran): The Main Recent Fault between 33 and 35oN // Phil. Trans. Roy. Soc. London. 1974. Vol. 277, N 1262. P. 1-25.
- 365. Tchalenko J.S., Braud J., Berberian M. Discovery of three earthquake faults in Iran // Nature. 1974. Vol. 248, N 5450. P. 661-663.
- 366. The Research Group of the Gengma-Lancang Earthquake. The Preliminary Report of the comprehensive Survey on Gengma-Lancang Earthquke, Yunnan Province, China // Seismology and Geology. Institute of Geology, State Seismol. Bureau. 1989. Vol. 11, N 1. P.135-136.
- 367. Toksoz M.N., Arpat E., Saroglu F. East Anatolian earthquake of 24 November 1976 // Nature. 1977. Vol. 270, N 5636. P. 423-425.
- Trifonov V.G. The map of active faults in Eurasia: Principles, methods, and results // J. Earthquake Prediction Res. 1996. Vol. 5, N 3. P. 326-347.
- 369. Trifonov V.G. World map of active faults, their seismic and environmental effects // Historical and Prehistorical Earthquakes in the Caucasus. Dordrecht: Kluwer Acad. Publ., 1997. P. 169-180.
- 370. Trifonov V.G. Map of active faults of Eurasia: General review // 31<sup>th</sup> IGC. Proc. of Special Symp. E-2. Rio de Janeiro, 2000a. 4 c.
- 371. Trifonov V.G. Using active faults for estimating seismic hazard // J. Earthquake Predict. Res. 2000b. Vol. 8, N 2. P. 170-182.
- 372. Trifonov V.G., Bayraktutan M.S., Karakhanian A.S., Ivanova T.P. The Erzincan earthquake of 13 March 1992 in Eastern Turkey: tectonic aspects // Terra Nova. 1993. Vol. 5. P. 184–189.
- 373. Trifonov V.G., Hessami Kh.T., Jamali F.H. West-trending oblique sinistral-reverse fault system in Northern Iran. Final Rep. Tehran: IIEES, 1996. 42 p.
- 374. Trifonov V.G., Karakhanian A.S., Assaturian A.O., Ivanova T.P. Relationship of earthquakes and active faults in Anatolia, the Lesser Caucasus and the Middle East // Continental collision zone earthquakes and seismic hazard reduction. Yerevan: IASPEI/IDNDR Publ., 1994. P. 41-55.
- 375. Trifonov V.G., Karakhanian A.S., Berberian M. et al. Active faults of the Arabian Plate Bounds, in Cancusus and Middle East // J. Earthquake Predict. Res. 1996. Vol. 5, N 3. P. 363-374.
- 376. Trifonov V.G., Karakhanian A.S., Kozhurin A.I. Major active faults of the collision area between the Arabian and the Eurasian plates // Continental collision zone earthquakes and seismic hazard reduction. Yerevan: IASPEI/IDNDR Publ., 1994. P. 56-78.
- 377. Trifonov V.G., Machette M.N. The World map of major

active faults Project // Ann. Geofis. 1993. Vol. 36, N 3-4. P. 225-236.

- 378. Trifonov V.G., Makarov V.I., Skobelev S.F. The Talas-Fergana active right lateral fault // Ann. Tectonicae. Special Issue. 1992. Supplement to Vol. 6. P. 224-237.
- 379. Trifonov V.G., Vostrikov G.A., Trifonov R.V. et al. Recent geodynamic characteristics in the Arabian-Eurasian and Indian-Eurasian collision region by active fault data // Tectonophysics. 1999. Vol. 308. P. 119-131.
- Trifonov V.G., Vostrikov G.A., Trifonov R.V., Soboleva O.V. Recent Upper Crust geodynamics of Central Asia // Historical and Prehistorical Earthquakes in the Caucasus. Dordrecht: Kluwer Acad. Publ., 1997. P.109–120.
- 381. Tsukuda E., Hekece E., Kuscu I. Some geological evidences on activity of the western North Anatolian fault-Geyve, Iznik, Gemlik area// Research on quaternary crustal movement and earthquake prediction. Japan, 1988. C. 69-84.
- Ulomov V.I. Regional seismicity and identification of earthquake source zones for seimic zoning of Northern Eurasia // J. Earthquake Predict. Res. 2000. Vol. 8, N 1. P. 79-91.
- Ulomov V.I., Shumilina L., Trifonov V. et al. Seismic hazard of Northern Eurasia // Ann. Geofis. 1999. Vol. 42, N 6. P. 1023-1038.
- 384. Valdiya K.S. Neotectonic activities in the Himalayan belt // Dehradun: Intern. Sympos. on Neotectonics in South Asia, Feb. 18-21, 1986. P. 241-261.
- Wallace R.E. Earthquake of August 19, 1966, Varto area, eastern Turkey // Bul. Seism. Soc. Amer. 1968. Vol. 58, N 1. P. 11-45.
- Wallace R.E., Ta-Liang Teng. Prediction of the Sungpan-Pingwu earthquakes, August 1976 // Bul. Seism. Soc. Amer. 1980. Vol. 70, N 4. P. 1199-1223.
- Wellman N.W. Active wrench faults of Iran, Afghanistan and Pakistan // Geol. Rdsch. 1966. Bd. 55, N 3. S. 716-735.
- Yeats R.S. Active faults related to folding // Active tectonics. W., D.C.: Nat. Acad. Press, 1986. P. 63-79.
- 389. Yeats R.S., Nakata T., Earah A. et al. The Himalayan Frontal Fault Sustem // Ann. Tectonicae. 1992. Supplement to Vol.6 (Special Issue). P.85–98.
- 390. Zak J., Freund R. Recent strike-slip movements along the Dead Sea rift // Isr. J. Earth Sci. 1965. Vol. 15. P. 33-37.
- 391. Zeiner F.E. Recent movements of the western fault of the Dead Sea rift // Geol. Rdsch. 1955. Bd. 43, N 1. S. 2-3.
- 392. Zhang Qingsong, Li Bingyuan, Wang Fubao et al. Uplifting and environmental changes of Kunlun-Karakorum mountains // Intern. Union for Quaternary Res. 13<sup>th</sup> Intern. Congr. Abst. Beijing, 1991. P. 423.
- 393. Zhang Qingsong, Zhou Yaofei, Lu Xiangshun, Xu Qiuliu. On the present speed of Tibetan plateau // Intern. Union for Quaternary Res. 13<sup>th</sup> Intern. Congr. Abst. Beijing, 1991. P. 423.
- 394. Zhu Yunzhu, Cheng Guo, Wu Bihao et al. Uplifting of Qinghai-Tibet Plateau and changing of East Asia environment in Quaternary // Intern. Union for Quaternary Res. 13<sup>th</sup> Intern. Congr. Abst. Beijing, 1991. P. 438.

# Содержание

Введение	5
Глава 1. Общая характеристика актив-	7
ных разломов регнона (В.1.1рифонов)	/
1.1. Активные разломы на границах сегмен-	
тов и южном фланге Альпийско-	_
Гималайского пояса	7
1.2. Активные разломы Памиро-	
Гималайского сегмента	9
1.3. Активные разломы Аравийско-Иранского	
сегмента	14
Глава 2. Исходные данные для геодина-	
мических расчетов (В.Г.Трифонов)	19
Глава 3. Методика и результаты расчетов	
поля тензора скоростей современной тек-	
тонической деформации в земной коре по	
данным об активных разломах	
(Г.А.Востриков, Р.В.Трифонов, О.В.Соболева)	21
3.1. Методика расчетов	21
3.2. Современная тектоническая деформация	
земной коры Альпийско-Гималайского пояса	
по данным об активных разломах	22
Глава 4. Методика и результаты расчетов	
поля сейсмотектонических деформаций	
на разных масштабных уровнях по	
данным о механизмах очагов	
коровых землетрясений	
(О.В.Соболева)	37
4.1. Методика расчетов	37
4.2. Сейсмотектоническая деформация зем-	
ной коры Альпийско-Гималайского пояса	39
4.3. Сейсмотектоническая леформация зем-	
ной коры Памира и сопредельных территорий	39
4.4. Сейсмотектонические леформации зем-	
ной коры Гиссарской долины и се горного	
обрамления	48
4 5 Иерархия полей сейсмотектонической	
леформации	51
Газва 5 Сопостав перия порупьтатов вал	51
и нара за сопостарлован сультатов рас-	
чите паранстров современной геодина-	54
мики региона (д.г.трифонов)	74

Заключение
Summary
Introduction
Chapter 1. General characteristics of active
faults in the region
Chapter 2. Source data for geodynamic calcula-
tions
Chapter 3. Computational method and results
of calculation of a field of tensors of recent tec-
tonic deformation rates by active fault data 64
Chapter 4. Computational method and results
of calculation of a field of seismotectonic de-
formation at different scale levels by the data
of mechanisms of earthquakes
Chapter 5. Comparison of different sources of
information on recent geodynamic characteris-
tics in the region
Conclusion
Сводный каталог активных разломов
областей Индийско-Евразийской и Ара-
вийско-Евразийской коллизии
вийско-Евразийской коллизии ( <i>P.B.Трифонов, B.Г.Трифонов</i> )
внйско-Евразнйской коллизии ( <i>P.B.Трифонов, В.Г.Трифонов</i> )
внйско-Евразнйской коллизии ( <i>P.B.Трифонов</i> , <i>B.Г.Трифонов</i> )
внйско-Евразнйской коллизии           (Р.В.Трифонов, В.Г.Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77
внйско-Евразнйской коллизии           (Р.В.Трифонов, В.Г.Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83
внйско-Евразнйской коллизин           (Р.В.Трифонов, В.Г.Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83           3. Армения         89
внйско-Евразийской коллизии           (Р.В. Трифонов, В.Г. Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83           3. Армения         89           4. Большой Кавказ и Крым         96
внйско-Евразнйской коллизии           (Р.В. Трифонов, В.Г. Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83           3. Армения         89           4. Большой Кавказ и Крым         96           5. Азербайджан и Южный Каспий         107
внйско-Евразнйской коллизин           (Р.В. Трифонов, В.Г. Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83           3. Армения         89           4. Большой Кавказ и Крым         96           5. Азербайджан и Южный Каспий         107           6. Иран         115
внйско-Евразнйской коллизин           (Р.В. Трифонов, В.Г. Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83           3. Армения         89           4. Большой Кавказ и Крым         96           5. Азербайджан и Южный Каспий         107           6. Иран         115           7. Копетдаг         125
внйско-Евразнйской коллизин           (Р.В.Трифонов, В.Г.Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83           3. Армения         89           4. Большой Кавказ и Крым         96           5. Азербайджан и Южный Каспий         107           6. Иран         115           7. Копетдаг         125           8. Туранская плита и Казахский щит         134
внйско-Евразнйской коллизин           (P.B.Трифонов, В.Г.Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83           3. Армения         89           4. Большой Кавказ и Крым         96           5. Азербайджан и Южный Каспий         107           6. Иран         115           7. Копетдаг         125           8. Туранская плита и Казахский щит         134           9. Тянь-Шань         140
внйско-Евразнйской коллнзин           (Р.В.Трифонов, В.Г.Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83           3. Армения         89           4. Большой Кавказ и Крым         96           5. Азербайджан и Южный Каспий         107           6. Иран         115           7. Копетдаг         125           8. Туранская плита и Казахский щит         134           9. Тянь-Шань         140           10. Памир         150
внйско-Евразнйской коллнзин           (Р.В.Трифонов, В.Г.Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83           3. Армения         89           4. Большой Кавказ и Крым         96           5. Азербайджан и Южный Каспий         107           6. Иран         115           7. Копетдаг         125           8. Туранская плита и Казахский щит         134           9. Тянь-Шань         140           10. Памир         150           11. Афганистан и Пакистан         157
внйско-Евразнйской коллизин           (Р.В. Трифонов, В.Г. Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83           3. Армения         89           4. Большой Кавказ и Крым         96           5. Азербайджан и Южный Каспий         107           6. Иран         115           7. Копетдаг         125           8. Туранская плита и Казахский щит         134           9. Тянь-Шань         140           10. Памир         150           11. Афганистан и Пакистан         157           12. Гималаи         168
внйско-Евразнйской коллизин           (Р.В. Трифонов, В.Г. Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83           3. Армения         89           4. Большой Кавказ и Крым         96           5. Азербайджан и Южный Каспий         107           6. Иран         115           7. Копетдаг         125           8. Туранская плита и Казахский щит         134           9. Тянь-Шань         140           10. Памир         150           11. Афганистан и Пакистан         157           12. Гималаи         168           13. Китай         178
внйско-Евразнйской коллизин           (Р.В. Трифонов, В.Г. Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83           3. Армения         89           4. Большой Кавказ и Крым         96           5. Азербайджан и Южный Каспий         107           6. Иран         115           7. Копетдаг         125           8. Туранская плита и Казахский щит         134           9. Тянь-Шань         140           10. Памир         150           11. Афганистан и Пакистан         157           12. Гималаи         168           13. Китай         178           14. Монголия и Западное Прибайкалье         192
внйско-Евразнйской коллизин           (P.В.Трифонов, В.Г.Трифонов)         71           Пользование каталогом         72           Guide to the Catalog         74           1. Восточное Средиземноморье         77           2. Анатолия         83           3. Армения         89           4. Большой Кавказ и Крым         96           5. Азербайджан и Южный Каспий         107           6. Иран         115           7. Копетдаг         125           8. Туранская плита и Казахский щит         134           9. Тянь-Шань         140           10. Памир         150           11. Афганистан и Пакистан         157           12. Гималаи         168           13. Китай         178           14. Монголия и Западное Прибайкалье         192           15. Алтае-Саянская область         204

# Contents

Introduction	5
Chapter 1. General characteristics of active	
faults in the region (V.G. Trifonov)	7
1.1. Active faults in the segment boundaries and	
in the southern flank of the Alpine-Himalayan	
belt	7
1.2. Active faults in the Pamir-Himalayan seg-	
ment	9
1.3. Active faults in the Arabian-Iranian segment	14
Chapter 2. Source data for geodynamic cal-	
culations (V.G.Trifonov)	19
Chapter 3. Computational method and re-	
sults of calculation of a field of tensors of re-	
cent tectonic deformation rates by active	
fault data (G.A. Vostrikov, R.V. Trifonov,	
O.V.Soboleva)	21
3.1. Methods of calculation	21
3.2. Recent tectonic deformation of the Earth's	
crust of the Alpine-Himalayan belt by active	
fault data	22
Chapter 4. Computational method and re-	
sults of calculation of a field of seismotec-	
tonic deformation at different scale levels by	
the data of mechanisms of earthquakes	
(O.V.Soboleva)	37
4.1. Methods of calculation	37
4.2. Seismotectonic deformation of the Earth's	
crust in the Alpine-Himalayan belt	39
4.3. Seismotectonic deformation of the Earth's	
crust in the Pamirs and adjacent territories	39
4.4. Seismotectonic deformation of the Earth's	
crust in the Ghissar valley and adjacent territo-	
ries	48
4.5. Hierarchical properties of seismotectonic de-	
formation	51
Chapter 5. Comparison of different sources	
of information on recent geodynamic charac	
teristics in the region (V.G. Trifonov)	54

<b>Conclusion</b>	58
Summary	61
Introduction	61
Chapter 1. General characteristics of active	
faults in the region	61
Chapter 2. Source data for geodynamic calcula-	
tions	63
Chapter 3. Computational method and results	
of calculation of a field of tensors of recent tec-	
tonic deformation rates by active fault data	64
Chapter 4. Computational method and results	
of calculation of a field of seismotectonic de-	
formation at different scale levels by the data	
of mechanisms of earthquakes	65
Chapter 5. Comparison of different sources of	
information on recent geodynamic characteris-	
tics in the region	69
Conclusion	70
General catalog of active faults of regions of	•
the Indian-Eurosian and Arahian-Eurosian	
the Indian-Durasian and Arabian-Durasian	
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)	71
<b>collision</b> ( <i>R.V.Trifonov</i> , <i>V.G.Trifonov</i> )	71 74
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean	71 74 77
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia	71 74 77 83
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia         3. Armenia	71 74 77 83 89
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia         3. Armenia         4. The Caucasus and Crimea	71 74 77 83 89 96
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia         3. Armenia         4. The Caucasus and Crimea         5. Azerbaijan and Southern Caspian	71 74 77 83 89 96 107
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia         3. Armenia         4. The Caucasus and Crimea         5. Azerbaijan and Southern Caspian         6. Iran	71 74 77 83 89 96 107 115
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia         3. Armenia         4. The Caucasus and Crimea         5. Azerbaijan and Southern Caspian         6. Iran         7. The Copet Dagh	71 74 77 83 89 96 107 115 125
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia         3. Armenia         4. The Caucasus and Crimea         5. Azerbaijan and Southern Caspian         6. Iran         7. The Copet Dagh         8. The Turanian plate and Kazakh shield	71 74 77 83 89 96 107 115 125 134
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia         3. Armenia         4. The Caucasus and Crimea         5. Azerbaijan and Southern Caspian         6. Iran         7. The Copet Dagh         8. The Turanian plate and Kazakh shield         9. The Tien Shan	71 74 77 83 89 96 107 115 125 134 140
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia         3. Armenia         4. The Caucasus and Crimea         5. Azerbaijan and Southern Caspian         6. Iran         7. The Copet Dagh         8. The Turanian plate and Kazakh shield         9. The Tien Shan         10. The Pamirs	71 74 77 83 89 96 107 115 125 134 140 150
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia         3. Armenia         4. The Caucasus and Crimea         5. Azerbaijan and Southern Caspian         6. Iran         7. The Copet Dagh         8. The Turanian plate and Kazakh shield         9. The Tien Shan         10. The Pamirs         11. Afghanistan and Pakistan	71 74 77 83 89 96 107 115 125 134 140 150 157
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia         3. Armenia         4. The Caucasus and Crimea         5. Azerbaijan and Southern Caspian         6. Iran         7. The Copet Dagh         8. The Turanian plate and Kazakh shield         9. The Tien Shan         10. The Pamirs         11. Afghanistan and Pakistan         12. The Himalayas	71 74 77 83 89 96 107 115 125 134 140 150 157 168
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia         3. Armenia         4. The Caucasus and Crimea         5. Azerbaijan and Southern Caspian         6. Iran         7. The Copet Dagh         8. The Turanian plate and Kazakh shield         9. The Tien Shan         10. The Pamirs         11. Afghanistan and Pakistan         13. China	71 74 77 83 89 96 107 115 125 134 140 150 157 168 178
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia         3. Armenia         4. The Caucasus and Crimea         5. Azerbaijan and Southern Caspian         6. Iran         7. The Copet Dagh         8. The Turanian plate and Kazakh shield         9. The Tien Shan         10. The Pamirs         11. Afghanistan and Pakistan         12. The Himalayas         13. China         14. Mongolia and western Baikal region	71 74 77 83 89 96 107 115 125 134 140 150 157 168 178 192
collision (R. V. Trifonov, V.G. Trifonov)         Guide to the Catalog         1. The Eastern Mediterranean         2. Anatolia         3. Armenia         4. The Caucasus and Crimea         5. Azerbaijan and Southern Caspian         6. Iran         7. The Copet Dagh         8. The Turanian plate and Kazakh shield         9. The Tien Shan         10. The Pamirs         11. Afghanistan and Pakistan         12. The Himalayas         13. China         14. Mongolia and western Baikal region	71 74 77 83 89 96 107 115 125 134 140 150 157 168 178 192 204

Научное издание

Владимир Георгиевич Трифонов Ольга Владимировна Соболева Роман Владимирович Трифонов Геннадий Алексеевич Востриков

# СОВРЕМЕННАЯ ГЕОДИНАМИКА АЛЬПИЙСКО-ГИМАЛАЙСКОГО КОЛЛИЗИОННОГО ПОЯСА

Труды, вып. 541

Утверждено к печати Редколлегией Геологического института РАН

Редактор И.М. Ерофеева Компьютерная верстка А.Н. Кураленко

Подписано к печати 12.11.2002. Формат 62х94 1/8. Бумага офсетная. Гарнитура Таймс. Печать офсетная. Уч.-изд. л. 30,0. Тираж 400 экз. Тип. ВТИИ. Москва. Зак. № 1087с

Издательство ПК ГЕОС. Изд. лицензия ИД № 01613 от 19.04.2000. 125315, Москва, 1-й Амбулаторный пр., 7/3-114. Тел./факс: (095) 152-19-14, тел. 230-80-92. Факс: (095) 951-04-43.

