

ББК 26.323

Т 67

УДК 549.903.55(1)

Тектоника складчатых поясов Евразии: сходство, различие, характерные черты новейшего горообразования, региональные обобщения. Материалы XLVI Тектонического совещания Том I. М.: ГЕОС, 2014. - 287 с.

ISBN 5-89118-649-1

Материалы совещания опубликованы при финансовой поддержке
Российского фонда фундаментальных исследований
по проекту № 13-05-06201

Ответственные редакторы
К.Е. Дегтярев, Н.Б. Кузнецов

На 1-ой странице обложки: Деформации юрско-меловых отложений на западном берегу Грен-фьорда, о. Западный Шпицберген. Фото Э.В.Шипилова.

© ГИН РАН, 2014
© ГЕОС, 2014

Е.В. Артюшков¹, П.А. Чехович²

Механизмы новейших поднятий коры в фанерозойских и докембрийских складчатых поясах

На основной части площади континентов земная кора образована складчатыми сооружениями докембрая и фанерозоя. В отдельные эпохи эти структуры испытывали интенсивные поднятия, во многих местах приводившие к образованию горных сооружений. Данный процесс широко проявился, в частности, в плиоцен-четвертичное время, когда в большинстве континентальных областей произошло резкое ускорение восходящих движений. В результате за несколько миллионов лет на дрейфующих континентах сформировалось большинство современных положительных форм рельефа. Амплитуда новейших поднятий изменяется в широких пределах: от первых сотен метров на Восточно-Европейской и Северо-Американской платформах до нескольких километров в Африке и Центральной Азии, достигая 4–5 км на Памире, в Тибете и Гималаях [1 и др.].

Согласно широко распространенным представлениям, горные сооружения и высокие плато образуются в результате сильного сжатия коры вблизи активных конвергентных границ между литосферными плитами [2 и др.]. Такие области в современную эпоху занимают, однако, лишь очень небольшую часть общей площади континентов. Крупные новейшие поднятия коры произошли главным образом во внутриплитных областях, где сильное сжатие коры с формированием складчатых поясов давно закончилось. Во многих областях поднятие проявились на докембрийской литосфере, занимающей 70% площади континентов, где сжатие завершилось ≥ 0.5 млрд лет назад. Так, например, крупные новейшие поднятия коры произошли в Восточной Сибири и на основной части площади Африканского и Австралийского континентов, в Гренландии и в Восточной Антарктиде. Новейшие поднятия с амплитудами до нескольких километров и более, не сопровождавшиеся большими горизонтальными деформациями литосферы, широко про-

¹ Институт физики Земли РАН

² Музей землеведения МГУ

архейского океана Салма в 2.88–2.87 млрд лет назад; и завершилось сбросом напряжения и раскрытием субдукционного окна за счет раздвигающихся напряжений спредингового центра. Субдукционное окно существовало на протяжении достаточно длительного периода 2.87–2.82 млрд лет и определяло развитие широкого ареала мантийного магматического и корового кислого магматизма до того момента, пока не возобновились субдукционно-коллизионные процессы 2.82 млрд лет назад.

Литература

1. Fisher D., Byrne T. Structural evolution of underthrusted sediments, Kodiak Islands, Alaska // *Tectonics*. 1987. V. 6. P. 775–793.
2. Cowan D.S. Do faults preserve a record of seismic slip? A field geologist's opinion // *Journal of Structural Geology*. 1999. V. 21. P. 995–1001. doi: 10.1016/S0191-8141(99)00046-2.
3. Spray J. Pseudotachylite controversy: fact or friction? // *Geology*. 1995. V. 23. P. 1119–1122. doi: 10.1130/0091-7613(1995)0232.3.CO;2.
4. Травин В.В., Степанов В.В., Докукина К.А. Геология и полезные ископаемые Карелии. 2005. Вып. 8. С. 40–49.
5. Ramsay J.G., Huber M.J. *The Techniques of Modern Structural Geology*. V. 2. Folds and Fractures. London, 1987. P. 309–700.
6. Dokukina K.A., Kaulina T.V., Konilov A.N., Mints M.V., Van K.V., Natapov L.M., Belousova E.A., Simakin S.G., Lepehina E.N. Archaean to Palaeoproterozoic high-grade evolution of the Belomorian eclogite province in the Gridino area, Fennoscandian Shield: geochronological evidence // *Gondwana Research*, 2013. <http://dx.doi.org/10.1016/j.gr.2013.02.014>
7. Слабунов А.И., Володичев О.И., Скублов С.Г., Березин А.В. // Докл. РАН. 2011. Т. 437. № 2. С. 238–242.
8. Mints M.V., Dokukina K.A., Konilov A.N. The Meso-Neoarchaean Belomorian eclogite province: Tectonic position and geodynamic evolution // *Gondwana Research*, 2012. <http://dx.doi.org/10.1016/j.gr.2012.11.010>.

А.А. Долгая, Д.Р. Акманова, А.В. Викулин¹

О периодичности геодинамического процесса

Сейсмичность и вулканализм как процессы планетарного масштаба взаимосвязаны [9]. Большая часть всех землетрясений, в том числе и

¹ Институт Вулканологии и Сейсмологии (ИВиС) ДВО РАН, Петропавловск-Камчатский, Россия

самые сильные располагаются в пределах тектонически активных поясов, вблизи таких поясов расположены и самые активные вулканы мира.

Исследование временных закономерностей проводилось на основании базы данных о сильнейших землетрясениях (за 4 тыс. лет, $6.0 \leq M \leq 9.5$, $N \approx 10000$) и извержениях вулканов планеты (за 12 тыс. лет, $1 \leq W \leq 7$, $N \approx 7000$). В качестве энергетической характеристики извержений используется W – индекс вулканической активности, численные значения которого $W = 1, 2, \dots, 5, \dots, 7$ соответствуют объемам выброшенного материала $10^{(4-5)}, 10^3, \dots, 1, \dots, 10^2 \text{ км}^3$.

Исследование проводилось с помощью двух методов. Метод спектрального анализа временных рядов заключается в решении задачи линейной множественной регрессии с помощью преобразований Фурье. Метод спектрально-корреляционного анализа основан на равносильности представления функций во временной и частотной областях с помощью преобразований Фурье [6]. Спектрально-корреляционный анализ временных рядов также содержит в себе формулы преобразований Фурье, однако при этом выявляемые периоды проверяются на достоверность посредством проверки гипотезы о «белом шуме».

С помощью специально разработанной авторами информационно-вычислительной системы [1] были проанализированы каталоги сейсмических и вулканических событий. В ходе вычислительных экспериментов исследуемая исходная совокупность данных проверялась на устойчивость выявляемых для нее периодов с помощью формирования различных выборок: изменялся энергетический и временной диапазон участковавших в эксперименте рядов данных. В результате было выявлено большое число различных периодов сейсмического и вулканического процесса, однако наибольший интерес представляют повторяющиеся значения периодов, выявляемые при различных условиях проведения вычислительного эксперимента. Аналогичный метод проверки на устойчивость выявленных периодов применен в работе [7] при исследовании временных закономерностей вулканической активности Курильской островной дуги.

Методом спектрального анализа (Фурье-анализа) выявляются периоды в диапазоне от 3 до 500 лет для сейсмического процесса и от 60 до 800 лет для вулканического. Периоды, полученные в результате применения метода спектрально-корреляционного анализа временных рядов (СКАВРя) лежат в пределах от 6 до 4100 лет для землетрясений и от 100 до 4500 лет для извержений вулканов.

Анализ выявленных «сейсмических» периодов показал, что все значения периодов можно разделить на две совокупности с различными по-

«структуре» гармониками. Периоды первой группы имеют небольшие значения $T_{C1} \approx 3, 6, 24, 30$ лет, кратные $T_{01} = 3$ и/или 6 гг., и могут быть связаны с фор-афтершоковыми процессами и соответствующими им структурами внутри очагов сильнейших в смысле [2] землетрясений. Ко второй группе относятся «сейсмические» периоды $T_{C2} \approx 220, 420, 650, 1000$ и 2000 лет с кратным с $T_{02} \approx 200\text{--}250$ лет. Граница между выявленными группами проходит на примерно $T_C = 60\text{--}100$ гг. и соответствует значительным изменениям в структуре гармоник периодов $T_{C1} < T_C$ и $T_{C2} > T_C$.

Приведенные нами данные, в целом, подтверждают результаты, полученные ранее авторами и другими исследователями [5, 8]. Согласно обзору [2, с. 17] период, равный 200 годам, был выделен на сейсмологическом материале Новой Зеландии, для желоба Нанкай были выявлены характерные периоды, равные 600 и 1200 годам; для Армении выделяется период «общей продолжительностью 800–950 лет, сейсмоактивная часть которого охватывает около 600 лет», для землетрясений Турции – выделяется период продолжительностью 250–300 лет, для Китая выделены периоды продолжительностью 240–280 и около 1000 лет.

В результате анализа данных о периодах вулканического процесса для всех изучаемых совокупностей данных выявлены общие периоды $T_B \approx 62, 220, 450, 1000, 1400, 2000$ и 3300 лет, которые согласуются с полученными авторами ранее результатами [4]. Приведенные данные подтверждают вывод, сделанный в работе [8], о наличии, среди прочих, 60-летнего цикла повторяемости извержений.

Согласно данным [3] выявленные периоды наблюдаются в извержениях как одного вулкана, так и нескольких, расположенных в пределах одного региона. Так, извержения вулкана Кракатау (Индонезия) в 416 и 1883 гг. произошли с интервалом в 1467 года, извержения вулкана Паго (Папуа Новая Гвинея) в 1370 г. до н.э. и 710 г. н.э. – с периодом в 2080 лет. Вулкан Пинатубо (Филиппины) извергался в 1050 г. до н.э. и 1991 г. н.э. – с периодом 3041 год, вулканы Амбрим (Новые Гибралты) в 50 г. и Кувае (Новые Гибралты) в 1452 г. – с периодом в 1402 года, вулканы Кагуяк (Аляска) в 415 г. и Новарупта (Аляска) в 1912 г. – с периодом в 1497 лет. Интервал между извержениями вулканов Ксудач и Опала (Камчатка) составляет 370 лет.

Полученные данные позволяют общими для сейсмического и вулканического процесса считать следующие периоды: $T_0 \approx 250 \pm 25$, $2T_0 \approx 450 \pm 50$, $4T_0 \approx 1000 \pm 100$ и $8T_0 \approx 2000 \pm 200$, что представляется неслучайным и может являться подтверждением следующего вывода: сейсмичность и вулканализм являются проявлениями единого волнового гео-

динамического процесса. Необходимо отметить, что все общие значения периодов относятся ко второй группе периодов сейсмического процесса ($T_{C2} > T_C$). Малые значения периодов вулканического процесса выявлены не были, что может быть обусловлено отсутствием (или невозможностью регистрации) «короткопериодной» стадии вулканического процесса, которая в случае ее выявления могла бы быть аналогом фор-афтершокового сейсмического процесса.

Необходимо отметить, что анализ мирового сейсмического и вулканического каталога показал наличие общего периода ≈ 125 лет, близкого $1/2T_0$. Наличие только четных гармоник может являться очевидным следствием замкнутости активных поясов планеты «друг на друга».

Сравнение между собой периодов сейсмического и вулканического процессов в пределах каждого региона показало высокую степень соответствия в значениях периодов для окраины Тихого океана и Альпийско-Гималайского пояса.

Таким образом, приведенные данные доказывают, что периодичность является характерным свойством сейсмической и вулканической активности как Земли в целом, так и отдельных ее регионов, а близость выявляемых периодов обоих процессов свидетельствует об их взаимосвязи и подтверждает вывод о том, что сейсмичность и вулканализм являются проявлениями единого волнового геодинамического процесса [3, 9].

Итак, результаты проведенного исследования можно сформулировать следующим образом:

1. Сейсмический и вулканический процессы являются периодическими (квазипериодическими).
2. Сейсмический и вулканический процессы взаимосвязаны и являются, по сути, отражениями единого геодинамического процесса.
3. Наличие общих для сейсмичности и вулканализма только четных гармоник является очевидным «математическим» следствием взаимозамкнутости активных поясов планеты друг на друга.

Сформулированные выводы имеют фундаментальное значение при моделировании геодинамических процессов, протекающих в пределах активных поясов Земли и вблизи них.

Работа выполнена при поддержке гранта ДВО РАН 12-III-A-08-164, гранта РФФИ 12-07-31215.

Литература

1. Анкваб А.А., Долгая А.А. Моделирование периодичности сейсмического и вулканического процессов // 16-я Российская научно-практическая конференция

- «Инжиниринг предприятий и управление знаниями»: сборник научных трудов. Моск. госуд. ун-т экономики, статистики и информатики. Москва, 2013. С. 339–342.
2. Викулин А.В. Физика волнового сейсмического процесса. Петропавловск-Камчатский: Изд-во КГПУ, 2003. 151 с.
 3. Викулин А. В., Мелекесцев И. В., Акманова Д. Р. и др. Информационно-вычислительная система моделирования сейсмического и вулканического процессов как основа изучения волновых геодинамических явлений // Вычислительные технологии. 2012. Т. 17, №3. С. 34–54.
 4. Викулин А.В., Акманова Д.Р., Осипова Н.А. и др. Периодичность катастрофических извержений и их миграция вдоль окраины Тихого океана // ВЕСТНИК КамчатГГУ. 2009. № 10. С. 7–16.
 5. Викулин А.В., Акманова Д.Р., Осипова Н.А. и др. Повторяемость сильных землетрясений и миграции их очагов вдоль сейсмического пояса // ВЕСТНИК КамчатГГУ. 2009. № 10. С. 17–25.
 6. Витязев В.В. Спектрально-корреляционный анализ равномерных временных рядов. СПб.: Изд-во С.-Петербург. ун-та, 2001. 48 с.
 7. Тихонов И.Н., Рыбин А.В., Чубисова М.В. Некоторые закономерности времени возникновения сильных извержений вулканов Курильской островной дуги // Литосфера. 2011. № 3. С. 134–143.
 8. Хайн В.Е., Халилов Э.Н. Пространственно-временные закономерности сейсмической активности. Бургас: SWB, 2008. 304 с.
 9. Vikulin A.V., Akmanova D.R., Vikulina S.A., Dolgaya A.A. Migration of seismic and volcanic activity as display of wave geodynamic process // Geodynamics & Tectonophysics. 2012. V. 3, Issue 1. P. 1–18.

А.Л. Дорожко, В.М. Макеев, Е.А. Карфидова¹

Неотектоника Москвы

Территория Москвы, так же как и любого другого активно развивающегося мегаполиса, является ярким примером постоянного взаимодействия человека с геологической средой. Очевидно, что наиболее востребованы рельеф и верхняя часть геологического разреза, которые, прежде всего, являются результатом самого молодого новейшего тектонического этапа эволюции Земли. Эти отложения служат основанием для различного рода инженерных сооружений, они в наибольшей мере испытывают техногенное воздействие и загрязнение. Одновременно они выполняют функцию защиты от загрязнения более глубоко залегающих слоев геологического разреза. С этой точки зрения исследова-

ние верхней части геологического разреза города является актуальной и насущной проблемой.

Первые и основные работы по неотектонике и структурной геоморфологии территории Москвы были проведены в конце 90-х годов В.И. Макаровым, В.И. Бабаком, Е.А. Гаврюшовой, И.Н. Федонкиной и др. [1, 2]. В результате этих работ была составлена структурно-геоморфологическая карта территории Москвы м-ба 1:50 000. Она построена на принципах разноранговости и разновозрастности форм рельефа, отражающих интенсивность и направленность движений блоковых структур. В конце 2000-х годов, в рамках программы «Крупномасштабное геологическое картирование территории Москвы» в ИГЭ РАН была создана структурно-геодинамическая карта м-ба 1:25 000 как аналитическая для инженерно-геологического районирования Москвы (рис. 1). Для выделения инженерно-геологических массивов (ИГМ) использован принцип связи отложений с формами рельефа: 1) аллювий пойм, первых и вторых террас отнесен к долинному комплексу (фон 1, 2); 2) водно-ледниковые отложения, включая Ходынскую террасу, причислены к склоновому комплексу (фон 3); 3) моренные отложения возвышеностей отнесены к водораздельному комплексу (фон 4, 5, 6). Долинный, склоновый и водораздельный комплексы отнесены к ИГМ второго ранга. ИГМ первого ранга – главные неотектонические поднятия и опускания. Для этих карт современный рельеф является базовым.

В продолжение этой работы были проведены исследования по выявлению разновозрастных неотектонических деформаций и структурных планов другим, независимым от рельефа методом. Для этого использовалась поверхность коренных (дочетвертичных) отложений м-ба 1:10 000, построенная в ИГЭ РАН по данным более чем 85 тыс. скважин. Структурно-геоморфологический анализ этой поверхности, так же как анализ строения толщи четвертичных отложений, позволили выделить два неотектонических структурных плана исследуемой территории и определить возраст каждого из них.

Погребенная поверхность дочетвертичных отложений вырабатывалась в результате тектонических, денудационных и эрозионно-денудационных процессов в течение длительного времени, начиная с позднего мела и до раннего неоплейстоцена, когда она была перекрыта ледниками и водно-ледниковыми отложениями сетуньского, а затем донского оледенений. Это время характеризуется очень медленным поднятием и выравниванием территории с образованием обширного ступенчатого пенеплена. В раннем плейстоцене он подвергается дифференцирован-

¹ Институт геоэкологии им. Е.М. Сергеева РАН (ИГЭ РАН), Москва, Россия

Научное издание

**ТЕКТОНИКА
СКЛАДЧАТЫХ ПОЯСОВ ЕВРАЗИИ:
СХОДСТВО, РАЗЛИЧИЕ, ХАРАКТЕРНЫЕ
ЧЕРТЫ НОВЕЙШЕГО ГОРООБРАЗОВАНИЯ,
РЕГИОНАЛЬНЫЕ ОБОБЩЕНИЯ**

Материалы XLVI Тектонического совещания

Том 1

Подписано к печати 10.01.2014.

Формат 62x94 1/16. Бумага офсет № 1, 80 г/м².

Гарнитура Таймс. Печать офсетная. Уч.-изд. 20,0 п.л.

Тираж 250 экз.

ООО “Издательство ГЕОС”
125315, Москва, 1-й Амбулаторный пр., 7/3-114.
Тел./Факс: (495) 959-35-16, (499) 152-19-14, 8-926-222-30-91.
E-mail: geos-books@yandex.ru, www.geos-books.ru

Отпечатано с готового оригинал-макета в ООО “Чебоксарская типография № 1”
428019, г.Чебоксары, пр. И.Яковлева, 15.



Издательство ГЕОС
издание и распространение
научной литературы

**Издательство ГЕОС сотрудничает
с Российским фондом фундаментальных исследований
и другими фондами, издает книги, брошюры любых обрезных
форматов в твердой и мягкой обложке с черно-белыми и
цветными иллюстрациями, полноцветные журналы и буклеты**

Издательство ГЕОС:

- составляет сметы издательских проектов;
- готовит рукописи к изданию (набор, литературное, техническое и художественное редактирование, верстку, изготовление оригинал-макетов);
- гарантирует высококачественную печать (за 1–4 недели) на лучших сортах отечественной и импортной бумаги;
- осуществляет распространение книг в России и за рубежом, рассыпает их рекламу по ведущим научным учреждениям, университетам, библиотекам, книготорговым организациям!

Цены минимальные. Звоните, приходите и убедитесь!

Тел.: (495) 959-35-16, 8-926-222-30-91.

E-mail: geos-books@yandex.ru;

www.geos-books.ru