АНАЛОГИ ТИРСКОГО ГОРИЗОНТА ВЕНДА НА ЮГО-ЗАПАДЕ СИБИРСКОЙ ПЛАТФОРМЫ: ЛИТОФАЦИАЛЬНЫЙ АНАЛИЗ ВЕРХНЕГО СИЛИЦИКЛАСТИЧЕСКОГО КОМПЛЕКСА ОСЕЛКОВОЙ СЕРИИ В ПРИСАЯНЬЕ

Алла Каримовна Казак

Институт нефтегазовой геологии и геофизики им. А. А. Трофимука СО РАН, 630090, Россия, г. Новосибирск, пр. Академика Коптюга, 3, инженер лаборатории геодинамики и палеомагнетизма, e-mail: KazakAK@ipgg.sbras.ru

Юлий Константинович Советов

Институт нефтегазовой геологии и геофизики им. А. А. Трофимука СО РАН, 630090, Россия, г. Новосибирск, пр. Академика Коптюга, 3, ведущий научный сотрудник лаборатории геодинамики и палеомагнетизма, тел. (383)330-23-12, e-mail: SovetovYK@ipgg.sbras.ru

Определен тип аллювиального комплекса муксутской пачки айсинской свиты оселковой серии венда в Присаянском прогибе – глубокая сплетенная песчаная река с чередующимися и внутрирусловыми песчаными барами аккреции вниз по течению. Источник силикокластического материала песчаников муксутской пачки и песчаников боханской пачки скважины 56 Ковыктинской площади, идентичный по петрографическому составу. Область сноса была сложена слабо метаморфизованными мелкообломочными осадочными толщами пассивной окраины.

Ключевые слова: оселковая серия, Присаянье, литофациальный анализ, петрографический анализ.

THE VENDIAN TIRA HORIZON ANALOGUE IN THE SOUTH-WEST OF THE SIBERIAN PLATFORM: LITHOFACIES ANALYSES OF THE OSELOK GROUP UPPER SILICICLASTIC COMPLEX IN FOOTHILLS OF THE EAST SAYAN RIDGE

Alla K. Kazak

Trofimuk Institute of Petroleum Geology and Geophysics SB RAS, 630090, Russia, Novosibirsk, Koptyug Prospect 3, Engineer of the Laboratory of Geodynamics and paleomagnetism, e-mail: KazakAK@ipgg.sbras.ru

Julius K. Sovetov

Trofimuk Institute of Petroleum Geology and Geophysics SB RAS, 630090, Russia, Novosibirsk, Koptyug Prospect 3, Leading researcher of the Laboratory of Geodynamics and paleomagnetism, tel. (383)330-23-12, e-mail: SovetovYK@ipgg.sbras.ru

The type of alluvial system of the Vendian oselok group's upper siliciclastic complex is identified as the deep braided sandy river with intra-channel and alternate bars downstream accreted. According to petrographic composition the Muksut member and the Kovykta area's Bochan member has identical material's sources. The Muksut member's source area was composed of weakly metamorphosed, fine clastic sedimentary deposits of passive continental margin.

Key words: Oselok group, foothills of the East Sayan Ridge, lithofacies analysis, petrographic analysis.

Представленные петрографические данные позволяют коррелировать отложения внутренних районов Сибирской платформы и отложения ее югозападного обрамления. Оселковая серия венда Присаянского прогиба (рис. 1, *A*) подразделяется на марнинскую (400-660 м), удинскую (200-550 м) и айсинскую (1500 м) свиты. Объект исследования – нижняя часть айсинской свиты, выделенная в регионально прослеженную муксутскую пачку.

Айсинская свита представляет собой аллювиальный комплекс, состоящий из шести пачек (снизу вверх): 1) кагатская пачка – 110-120 м, 2) муксутская пачка – 130-200 м, 3) луговская пачка 350-370 м, 4) серебровская пачка – 240-260 м, 5) тымбырская пачка – 180-200 м, 6) катальчиковская пачка – 150-200 м [1]. По гранулометрическому составу отложения всех пачек это мелкозернистые песчаники, алевролиты, аргиллиты. Муксутская пачка выделена по появлению пластов массивных русловых песчаников, стратиграфически выше калькаренитовых известняков пещернинской пачки марнинской свиты. Муксутская пачка при картировании занимает особое положение среди других подразделений айсинской свиты: 1) маркирующие пласты массивных русловых песчаников занимают более 50 % ее объема, 2) массивные пласты создают протяженные скальные обрывы, 3) русловые отложения включают специфические фации большой реки [2].



Рис. 1.

А) Геологическая схема Присаянья [1]; Б) Расположение разрезов муксутской пачки

Литофациальный анализ является основным методом описания аллювиального комплекса айсинской свиты. Литофации выделяются, генетически интерпретируются и используются при макроскопической характеристике континентальных осадочных толщ, их полевое выделение и описание приведены в работах [3, 4]. Под литофацией в данной работе понимается минимальная единица деления всей последовательности отложений, которая обладает характерными текстурно-структурными признаками, составом и гранулометрической характеристикой, позволяющими отличить ее от других литофаций, и которая дает возможность интерпретировать способы формирования отложений.

В муксутской пачке выделено 14 литофаций, объединенных в 3 группы: 1) литофации каналов (русел), 2) литофации прирусловых валов, 3) литофации поймы (табл. 1). Песчаные дюны в каналах (руслах) формируют форсетовые макроформы высотой до 2-6 м с очень крупной косой и наклонной слоистостью, которые слагают, в свою очередь, лопасти и внутрирусловые бары (отмели и острова) мощностью от первых метров до 10-20 м, шириной от нескольких десятков до первых сотен метров. Такие крупнолинзовые морфоструктуры сменяют друг друга по простиранию. По классификации речных отложений [3] песчаники муксутской пачки – это отложения глубокой сплетенной песчано-иловой реки с чередующимися и внутрирусловыми песчаными барами аккреции вниз по течению, которые формировались в трех обстановках: каналах, прирусловых валах и на пойме. Характерно изменение направления течения относительно направления главного русла – связано с появлением новых проток.

Таблица 1

Литофация. Мощность серий.	Описание. Интерпретация.						
Отложения каналов (русел)							
1. Песчаники от крупно- до грубозернистых	Залегают с размывом на тонкообломочных						
массивные с нижней эрозионной поверхно-	отложениях прирусловых валов или поймы.						
стью, крупной троговой косой слоистостью и	Основание речных долин и крупных русел						
крупными интракластами песчаников и алев-	внутри долин.						
ролитов. Десятки см до 2 м.							
2. Песчаники среднезернистые с наклонной	Формируют крупные пологонаклонные се-						
слоистостью.	рии. Передовые склоны внутрирусловых ба-						
Десятки см до 6 м.	ров-отмелей.						
3. Песчаники среднезернистые с крупной	Диагональные и троговые косые серии с вы-						
косой слоистостью массивные.	пуклой верхней морфоструктурой.						
15-40 см.	Дюны, слагающие внутрирусловые бары.						
4. Песчаники среднезернистые с троговой	Нерегулярные ячеисто-холмистые отложе-						
крутонаклонной косой слоистостью и круп-	ния, обычно с субперпендикулярной ориенти-						
ной рябью «стоячих волн» (сейшей).	ровкой пластов относительно нижележащих.						
20-60 см.	Протоки между отмелями-барами						
5. Песчаники крупно-мелкозернистые с ин-	Поверхности размыва баров субпараллель-						
тракластами алевролита и песчаника. Первые	ные слоистости.						
см до дм.	Отложения реактивации руслового потока.						
6. Песчаники мелкозернистые с текстурой	Подножие баров перед их передовым скло-						
язычковой ряби течения. Первые дм-ы.	ном и протоки между барами.						
Отложения прирусловых валов							
7. Алевролиты и аргиллиты с тонкой косо-	От первых см до 2 м.						
волнистой и параллельной слоистостью и тон-	Отложения слабых течений на прирусловых						
кой плитчатой отдельностью.	валах.						
8. Песчаники мелкозернистые тонко-	Первые см до нескольких дм.						
параллельнослоистые.	Верхняя поверхность прирусловых валов						

Литофации аллювиальных отложений муксутской пачки айсинской свиты

Окончание табл. 1

9. Алевролиты с примесью средне- и крупно-	Промоины в тонкокластических отложени-					
зернистого песчаного материала. Первые см.	ях. Отложения паводков с забросом крупно-					
	песчаного на прирусловой вал					
10. Песчаники мелкозернистые массивные	«Руслеца» прорыва прирусловых валов,					
или с мелкой косой слоистостью.	мелкие дюны и рябь течения поверх приру-					
Первые см до первых дм.	словых валов.					
Отложени	я поймы					
11. Алевролиты и аргиллиты с тонкой косо-	Пакеты с ламинитовой текстурой.					
волнистой и параллельной слоистостью и мел-	Отложения слабых течений на пойме.					
кой плитчатой отдельностью.						
От нескольких см до 2-3 метров.						
12. Песчаники мелкозернистые однородные	Формируют пласты эпизодических навод-					
(без видимой слоистости).	нений. Веер русел прорыва.					
От нескольких дм до 1-2 метров.						
13. Песчаники мелкозернистые с очень мел-	Десятки см до нескольких дм.					
кой троговой косой слоистостью и ясно выра-	Отложения «руслец» прорыва (кревасс).					
женной тонкоплитчатой отдельностью.						
14. Аргиллиты с листоватой текстурой (с	Отложения временных водоемов на пойме.					
очень тонкой горизонтальной параллельной						
слоистостью). Несколько см.						

Сравнительный анализ петрографического состава муксутской пачки айсинской свиты из 5 разрезов (на рис. 1, *Б* «Старые Плиты» на р. Уда, «Кедровый» на р. Бирюса, «Челота» на р. Челоты, «Озерки» на р. Уда, «Плотбище» на р. Тагул) и песчаников боханской пачки из скважины 56 Ковыктинской площади (табл. 2) показал сходный состав, отнесенный к петрологическому «литокластито-кварцевому» типу (рис. 2, *A*): содержание кварца – 55-62 %, полевых шпатов – 3,5-5,3%, обломков пород – 33-40%. Среди обломков пород различаются метаморфические сланцы (47-59 %), кремнистые и кремневые породы (11-24 %), глинистые (16-37 %).

Таблица 2

	Конечные компоненты	Q	F	R	Qm	F	Lt		мф	кр	ГЛ
пач-	1.«Старые Плиты», р. Уда	61,3	5,3	33,3	45,6	5,3	49,0		58,1	11,1	30,8
кая	2.«Кедровый», р. Бирюса	61,6	4,5	33,9	43,2	4,5	52,3		58,9	18,0	23,1
MykcyTc) Ka	3.«Челота», р. Челоты	57,3	5,0	39,3	37,2	5,0	57,8		59,5	24,2	16,3
	4.«Озерки», р. Уда	55,1	5,1	39,9	39,6	5,1	55,4		53,7	17,9	28,4
	5.«Плотбище», р. Тагул	57,1	3,5	39,4	41,0	3,5	55,6		47,4	15,5	37,1
6.Ко сква	выктинская площадь, жина 56, боханская пачка	57,1	3,5	39,4	48,0	2,0	50,0		47,4	15,5	37,1

Петрографический состав песчаников муксутской пачки айсинской свиты и песчаников боханской пачки из скважины 56 Ковыктинской площади

Примечание: Q-кварц, F-полевые шпаты, R-обломки пород. Qm-монокристаллический кварц, F- полевые шпаты, Lt- обломки пород, включая поликристаллический кварц. Обломки мф – метаморфизованных, кр – кремневых и кремнистых, гл-глинистых пород.

Источник материала всех шести участков (табл. 2) по составу соответствует провинции «рециклированных орогенов» (рис. 2, *Б*). Данный тип сопоставляется с размывом орогенного пояса с резким преобладанием осадочных и метаосадочных пород. В песчаниках обломки осадочных и метаосадочных пород и кварцевых зерен обильны при незначительном, мало меняющемся содержании полевых шпатов и отсутствии вулканических и карбонатных пород. Направление переноса кластического материала аллювиальной системы – на север, северо-восток, на Сибирскую платформу, ороген располагался на юге, югозападе (по анализу палеотечений – замерам азимутов падения форсетовов косых серий).



Рис. 2. Состав песчаников муксутской пачки айсинской свиты и боханской пачки Ковыктинской площади: А) на классификационной сетке второго порядка [5]; Б) На геодинамической диаграмме QmFLt [6]

Источник силицикластического материала песчаников муксутской пачки айсинской свиты – ороген, сложенный слабо метаморфизованной толщей с примесью кремневых и зрелых песчано-алевролитовых пород бывшей пассивной окраины.

Работа выполнена при поддержке Минобрнауки РФ (проект №5.515.2014/К).

БИБЛИОГРАФИЧЕСКИЙ СПИСОК

1. Sovetov J.K. Guidebook on field trip to the East Sayan Foothills. - Novosibirsk: IPGG SB RAS, 2011. - 236 p.

2. Советов Ю. К., Казак А. К., Соловецкая Л. В. Поздневендская гигантская речная система песчано-илового типа на юго-западе Сибирской платформы: условия аллювиального осадконакопления во влажном климате без растительности // Эволюция осадочных процессов в истории Земли: материалы VIII-го Всероссийского литологического совещания. – М.: РГУ нефти и газа, 2015. - Т. І. - С. 156-160.

3. Miall A.D. Fluvial Depositional Systems. - New York, Heidelberg: Springer, 2014. - 316 p.

4. Советов Ю.К., Благовидов В.В. Реконструкция бассейна осадконакопления (на примере вендского передового прогиба – «форландового бассейна» юго-запада Сибирской платформы) // Осадочные бассейны: методика изучения, строение и эволюция. - М.: Научный мир, 2004. - С. 159-210.

5. Советов Ю.К. Верхнедокембрийские песчаники юго-запада Сибирской платформы // Труды ИгиГ СО АН ССР, 1977. - Новосибирск: Наука, 1977. - Вып. 298. - 294 с.

6. Dickinson W. R. Provenance and Sediment Dispersal in Relation to Paleotectonics and Paleogeography of Sedi- mentary Basins // New Perspectives in Basin Analysis. - New York: Springer, 1988. - P. 3-25.

© А. К. Казак, Ю. К. Советов, 2016