

ИЗВЕСТИЯ ВЫСШИХ УЧЕБНЫХ ЗАВЕДЕНИЙ
ГЕОЛОГИЯ И РАЗВЕДКА
2016, № 6

КРАТКИЕ СОБЩЕНИЯ

УДК 551.86 552.578.3

**СОСТАВ И СТРОЕНИЕ ВЕРХНЕЮРСКИХ ЧЁРНЫХ СЛАНЦЕВ
МОСКОВСКОГО РЕГИОНА В СВЕТЕ НОВЫХ ДАННЫХ**

C.Ю. МАЛЕНКИНА

*Геологический институт РАН
119017, Россия, г. Москва, Пыжевский пер., 7, e-mail: maleo@mail.ru*

Впервые детально изучены и описаны разрезы на юго-востоке Москвы и примыкающих районах Московской области, содержащие оксфордские и нижневолжские черные и горючие сланцы. До недавнего времени не было известно о существовании здесь автохтонных отложений нижневолжского подъяруса, а изученные сланцы относились к средневолжскому подъярусу волжского регионаряуса. Для сланцев обоих уровней дана подробная характеристика, также впервые получены аналитические данные, свидетельствующие о достаточно высоких содержаниях C_{opr} близких аналогичным в Костромской области, и о превышении кларковых содержаний, нередко значительных, ряда элементов: V, P, Ni, Mo, Cr, Cu, Pb, As, S, Fe, Zn. Установлена зависимость накопления сланцев от палеорельефа и глубины бассейна, их структурная приуроченность к дюрским ложбинам, в то время как на мелководных приподнятых участках наблюдаются маломощные конденсированные разрезы с полным отсутствием сланцев и почти целиком представленные лишь прослоями фосфоритов.

Ключевые слова: черные сланцы; юра; оксфорд; нижневолжский подъярус; Московский регион.

**COMPOSITION AND STRUCTURE OF UPPER JURASSIC BLACK SHALES
FROM THE MOSCOW REGION CONSIDERING NEW DATA**

S. YU. MALENKINA

*Geological Institute of RAS,
119017, Russia, Moscow, Pyzhevsky lane, 7, e-mail: maleo@mail.ru*

For the first time the sections of the southeast of Moscow and adjacent areas of the Moscow region, which contain the Lower Volgian and Oxfordian black shales, were studied in detail and described. The existence there of the autochthonous (not redeposited) Lower Volgian deposits was not recognized until recently and studied shales traditionally were referred to as the Middle Volgian substages in the past. The paper gives a detailed description to the shales of both levels and, for the first time, analytical data showing relatively high contents of the organic carbon like their analogs in the Kostroma region and elevated concentrations, often significant, of a number of elements such as V, P, Ni, Mo, Cr, Cu, Pb, As, S, Fe, Zn. The accumulation of the shales is discovered to depend on a paleorelief and the depth of the pool, and they are confined to the pre-Jurassic structural hollows, while in the shallow elevated areas there are low-thickness condensed sections with the complete absence of the shales and the presence of almost solely phosphate interlayers.

Key words: black shales; Jurassic; Oxfordian; Lower Volgian; Moscow region.

Сланцы являются вместилищами широкого спектра полезных ископаемых, в том числе месторождений золота, ванадия, урана, марганца, железа, свинца и цинка, но в последнее время в мире постоянно растет интерес к ним в первую очередь как к нетрадиционным ресурсам углеводородов, особенно с появлением целого ряда инновационных технологий их переработки, поэтому исследования распространения сланцев, состава и реконструкция условий их образования приобретают особое значение. Несмотря на то, что о существовании верхнеюрских так называемых горючих сланцев на территории Москвы и ближайших окрестностей стало известно еще в начале XX в., их изученность оставляет желать лучшего. Наиболее подробно обнажения сланцев описаны еще в 1912 г. А.П. Ивановым [4] при исследовании Московской губернии на фосфоритоносность. Также наличие горючих сланцев в Подмосковье отмечается в основополагающих работах А.Н. Розанова [7] и Н.М. Страхова [9]. Каких-либо конкретных сведений о них, а тем более данных об их химическом составе в этих работах не приводится, также отсутствуют они и в последующих публикациях, что, вероятно, связано с неперспективностью их использования. Недостаток сведений о сланцах и в то же время их легкая доступность и побудили нас восполнить этот пробел, поскольку в рамках сравнительного анализа и выявления закономерностей распределения органического вещества и углеродсодержащих отложений в разных частях юрского бассейна Восточно-Европейской платформы большое значение имеют конкретные обстановки формирования сланцев, позволяющие уточнить палеогеографические условия в целом.

Надо отметить также, что поскольку общепринятой типизации этих сланцев, несмотря на огромное число публикаций, нет (их называют битуминозными сланцеватыми глинами, сапропелевыми сланцами, углеродистыми глинистыми сланцами, горючими сланцами, чёрными сланцами и др.), мы будем придерживаться терминологии, разработанной в монографии Я.Э. Юдовича, М.П. Кетрис [10] и сводке А.Ф. Карпузова с соавторами [5].

Черные сланцы — это водно-осадочные горные породы, обычно тёмные, пелитоморфные и сланцеватые, обогащенные сингенетическим органическим веществом (ОВ) преимущественно аквагенного и отчасти терригенного типа (с содержанием C_{opr} более 1 %).

По содержанию C_{opr} черные сланцы разделяют на группы:
 а) низкоуглеродистые (C_{opr} 1–3 %),
 б) углеродистые (3–10 %)
 в) высокоуглеродистые (C_{opr} более 10 %).

К горючим сланцам (ГС) относятся разнообразные осадочные тонкозернистые, чаще слоистые, карбонатные, глинисто-карбонатные, глинистые, глинисто-кремнистые породы с ОВ существенно сапропелевой или смешанной гумусово-сапропелевой природы в количестве обычно от 15–20 до 40–50 %.

Краткая характеристика изученных сланцев

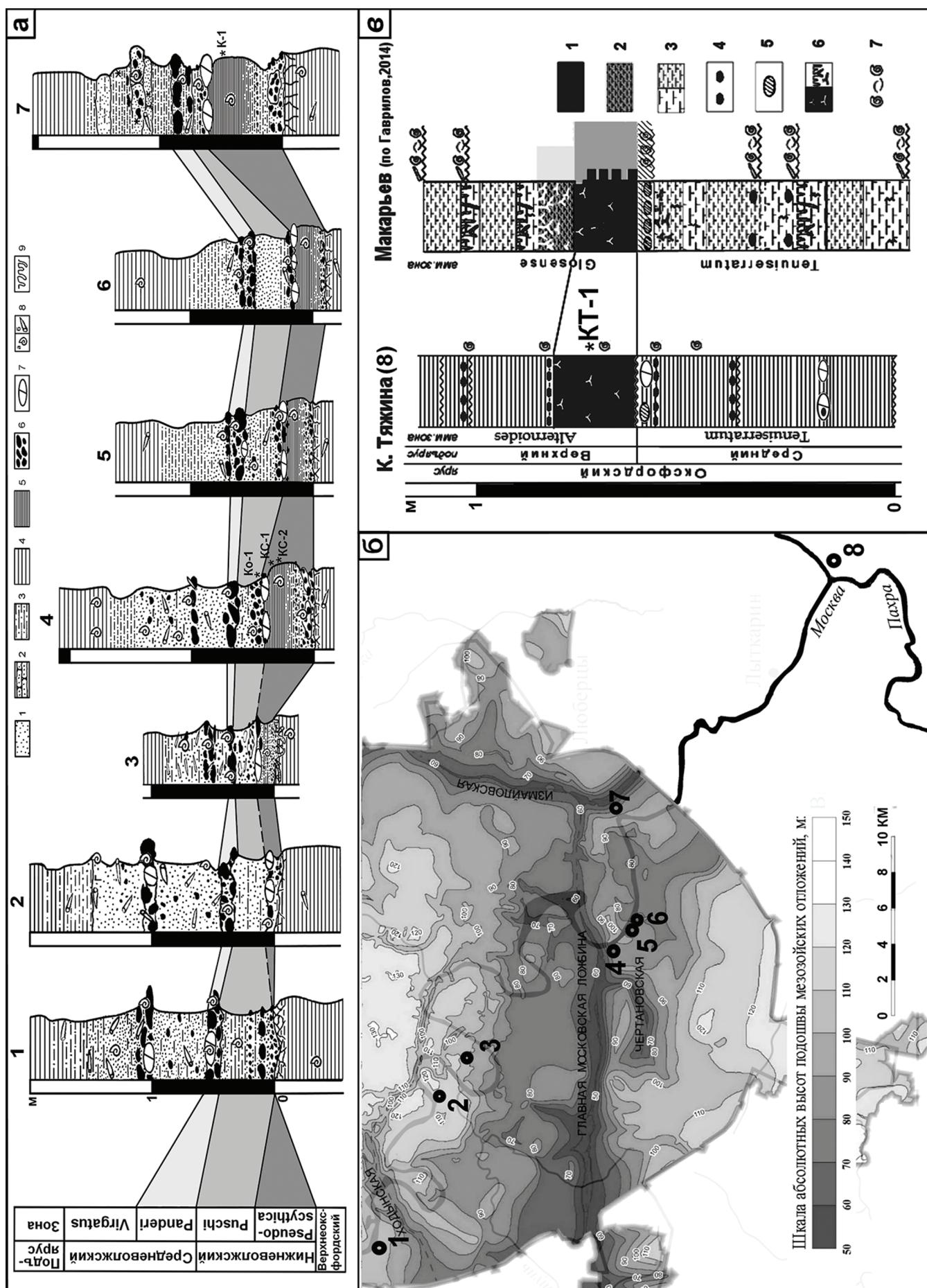
На описываемой территории существует два стратиграфических уровня углеродистых пород, один из которых принадлежит оксфордскому, а другой волжскому ярусу верхней юры. Ближайшие их аналоги в пределах Московской синеклизы расположены в Костромской области на р. Унже: оксфордские разре-

зы — на протяжении от г. Макарьева до д. Михаленино и волжские (зоны Panderi) — от с. Унжа до г. Мантурово.

Оксфордский. Отложения этого уровня наблюдаются в русле р. Москвы у Коломенского, Сабурова, Капотни, но более доступны для изучения в разрезе Каменная Тяжина (близ с. Еганово Московской области (рис. 1, в)). Здесь они представлены тёмно-серыми до чёрных сланцами, плотными, с горизонтальной слоистостью, легко раскалывающимися на тонкие плитки и листоватые пластины. На поверхности напластований отмечаются гастроподы, крупные и мелкие двустворки, а также аммониты, биодетрит, различные ихнофоссилии (чаще *Chondrites*) и стяжения пирита. По присутствующим аммонитам сланцы относятся к зоне *Alternoides* (подзона *Povaiskii*) основания верхнего оксфорда. Нижняя граница пачки очень резкая и отчетливая, носящая явные следы перерыва. Мощность сланцевой пачки 0,1–0,3 м. В прозрачных шлифах, видно, что неравномерная, тонкая горизонтальная слоистость сланцев обусловлена неравномерным распределением фрагментов коллоальгинита (линзочек желтовато- и красновато-коричневого цвета), растительного детрита, тонкодисперсного ОВ и глинистых частиц, ориентированных по напластованию (рис. 2, а). При изучении в сканирующем электронном микроскопе видно, что в сланцах присутствует очень большое количество планктонных организмов: кокколитов, радиолярий (рис. 2, б), реже фораминифер. Также обильны фрагменты раковин двустворок и аммонитов. Можно отметить обилие разных форм пирита рассеянных в сланцах, но преобладает фрамбоидная. Аналитические исследования, проведённые в лаборатории химико-аналитических исследований Геологического института РАН [6], показали в разрезе Каменная Тяжина полное отсутствие CO_2 (т. е. карбонатов), хотя в других разрезах, судя по исследованиям на сканирующем электронном микроскопе (СЭМ) и микрозонде, они в той или иной степени карбонатны. Одновременно в данном разрезе наблюдается довольно высокое содержание C_{opr} 8,20 % (таблица), хотя и несколько ниже, чем в унженских разрезах (10,40–15,50 % — в разрезе у г. Макарьева [2]). По классификации Я.Э. Юдовича и М.П. Кетрис [10], сланцы относятся к углеродистым чёрным сланцам. Содержание других элементов: никеля, молибдена и ванадия несколько меньше, чем в Макарьеве: Ni — 151 г/т (280–590 — в Макарьеве [6]); Mo 22,9 г/т (39,9–60,8); V — 194 г/т (250–330), хотя и заметно превышает их кларковое содержание, количество серы 4,68 %, что существенно выше, чем в Макарьеве (1,82–2,84), при этом содержание железа (9,92 %) также превышает кларковое, что подтверждает некоторое обогащение сланцев пиритом (таблица).

Нижневолжский уровень представлен в ряде юго-восточных разрезов вдоль р. Москвы (рис. 1, а): в оврагах у Коломенского, Сабурова, р. Шмелевки, Мильково и Борисовских высоков тёмными серовато-зелёными сланцеватыми глинистыми алевритами с глауконитом, в средней части переходящими в тонкослоистые чёрные и горючие сланцы, наверху несколько песчанистые, с мелкой галькой фосфоритов, с деформированными раковинами *Povaiskya pseudoscithica* (Плов.), *I. ianshini* (Плов.). Нижняя граница отчетливая, маркируется прослойем окатанных чёрных глянцевых фосфоритов. В кровле сланцев встречаются крупные бурые мергели и мергелистые фосфориты, в которых в Капотне найдены аммониты *Povaiskya cf. pseudoscithica* (Плов.), зоны I. *pseudoscithica* нижневолжского подъяруса [8]. До последнего времени этот интервал относился к зоне D. panderi

Рис. 1. Сланценосные верхнеюрские разрезы: а — сопоставление изученных нижне- и средневолжских разрезов: 1 — Крылатское (котлован тоннельного участка проспекта Маршала Жукова), 2 — Дорогомилово (Стройплощадка Московского театра «Мастерская П.Ф. Фоменко»), 3 — котлован строительства жилого комплекса у ст. м. Фрунзенская (бывш. Завод «Каучук»), обнажения: 4 — Коломенское, 5 — Сабурово, 6 — Борисовские Выселки, 7 — Капотня; 1 — пески, 2 — песчаники, 3 — алевриты, 4 — глины, 5 — сланцы, 6 — конкреции фосфоритов, 7 — мергельные стяжения, 8 — фаунистические остатки: аммониты, белемниты, 9 — крупные ихнофоссилии; б — схема расположения разрезов на карте рельефа подошвы мезозойских отложений [1]; в — сопоставление изученных разрезов оксфордских отложений: 1 — сланцы углеродистые, 2 — глины углеродистые, 3 — глины известковистые, 4 — фосфоритовые стяжения, 5 — пиритовые стяжения, 6 — ходы зарывающихся организмов, 7 — уровни размыва и конденсации



средневолжского подъяруса. Мощность интервала 0,2–0,25 м. Сланцы представляют собой тёмно-серые до буровато-чёрных и чёрные породы (при выветривании с жёлтым или рыжим налетом) с очень тонкой горизонтальной слоистостью и листоватой или плитчатой отдельностью. На поверхностях напластований отмечаются различная макрофауна и биодетрит, на поперечных сколах иногда видны ходы типа *Chondrites*, обычно более светлые. В прозрачных шлифах наблюдается неравномерная тонкая горизонтальная микрослоистость (рис. 2, а), выраженная неоднородным распределением удлиненных фрагментов коллоальгинита, растительного дегрита, тонкодисперсного ОВ и глинистых частиц. Очень хорошо она заметна и при изучении на СЭМ, также иногда можно чётко установить бесструктурное сапропелевое ОВ — коллоальгинит и остатки фитопланктона (кокколиты), участками образующего целые микропрослои (рис. 2, в). Аналитические исследования показали вариации содержаний C_{org} от 11,20 до 19,20 (таблица), т. е. довольно близкие к аналогичным в разрезе Ивкино Костромской области [2, 3]. По содержанию C_{org} они могут быть отнесены к высокогородистым чёрным сланцам [10] или даже горючим сланцам [5]. Также колеблются содержания CO_2 от полного отсутствия

до 2,8 % (тогда как в Ивкино все сланцы содержат достаточное количество карбонатной примеси). Выделяются, даже по сравнению с Ивкино [3], повышенные содержания хрома, меди и мышьяка (особенно в Капотне). В целом наблюдается превышение кляровых содержаний, нередко значительных, и других элементов: V, P, Ba, Ni, Mo, Fe, Zn, U, Th, Pb, S (таблица).

Все разрезы содержащие сланцы построены сходным образом, изменяются лишь мощности отдельных пачек. При наложении карты рельефа подошвы мезозойских отложений [1] на схему расположения разрезов и русла р. Москвы, становится очевидно, что все разрезы со сланцами тяготеют к доюрским палеодолинам системы Главной Московской ложбины, а наиболее мощные сланцы наблюдаются вблизи их осевых частей (рис. 1). То же самое относится и к оксфордским разрезам. В разрезах вне палеодолин сланцы отсутствуют, на краине мелководных приподнятых участках они фациально переходят в перемытые прослои фосфоритов, содержащих повышенное количество органического вещества. Из этого следует вывод о приуроченности сланцев к относительно более глубоководным участкам (палеодолинам), где они и накапливались.

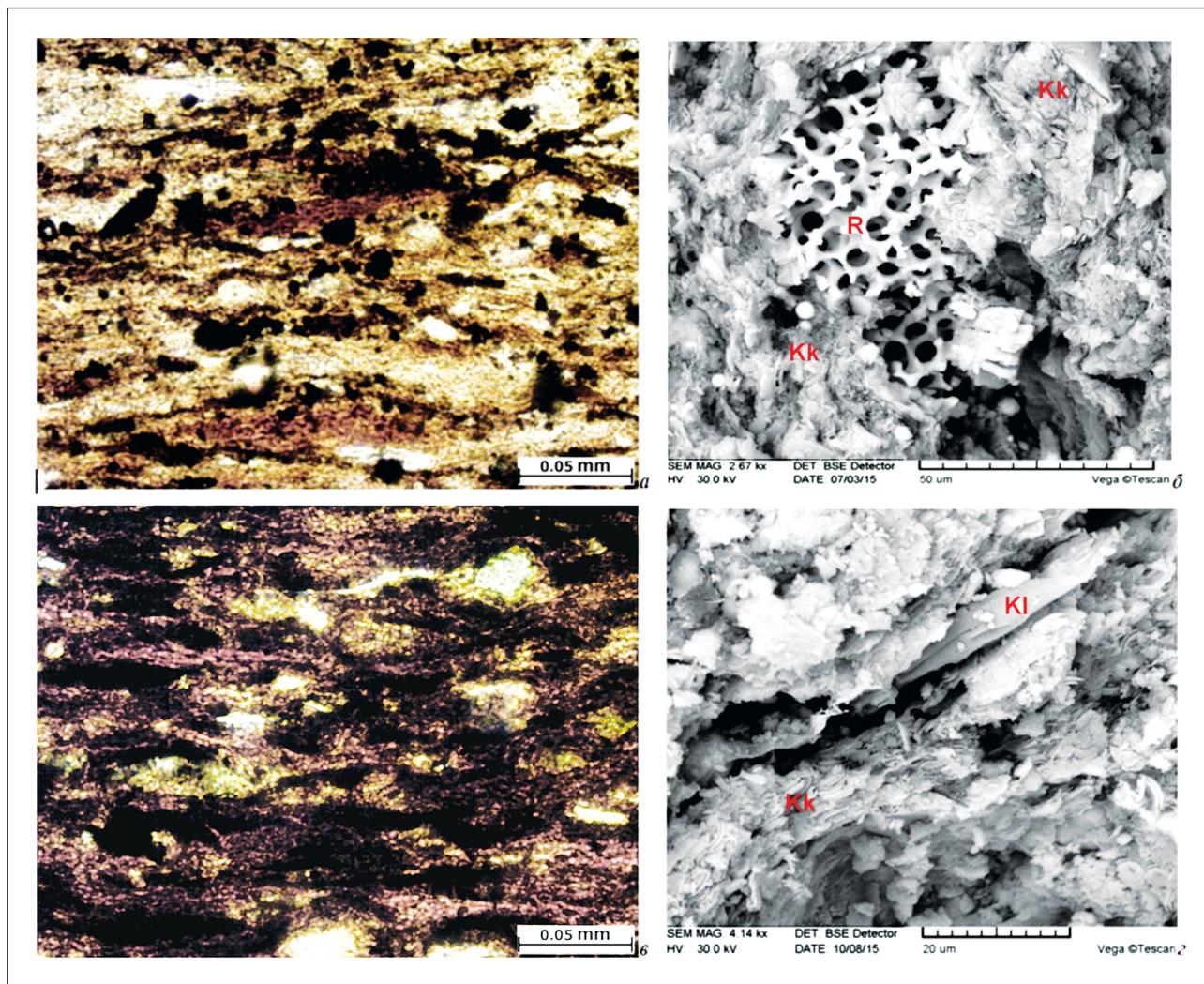


Рис. 2. Микрофотографии сланцев: а — шлиф из оксфордских сланцев разреза Каменная Тяжина. Наблюдается неравномерная тонкая горизонтальная слоистость сланцев с обтеканием крупных линзовидных фрагментов коллоальгинита; б — СЭМ изображение оксфордских сланцев отмели Коломенского. Видны многочисленные кокколиты (Кк) и пиритизированная радиолярия (Р); в — шлиф из нижневолжских сланцев разреза Капотня. Заметна обогащенность фрагментами коллоальгинита, растительного дегрита, тонкодисперсного ОВ; г — СЭМ изображение нижневолжских сланцев из разреза Милькова. В верхней части снимка отчетливо виден крупный фрагмент коллоальгинита (Кл).

КРАТКИЕ СОБЩЕНИЯ

Содержание химических элементов в изученных разрезах

	Номер образца	Характеристика образца							Местонахождение			
1	КТ-1	Верхнеоксфордский черный сланец (зона <i>Alternoides</i>)							Обнажение Каменная Тяжина			
2	К-1	Нижневолжский горючий сланец (зона <i>I. pseudoscythica</i>)							Обнажение Капотня			
3	КС-1	Нижневолжский черный сланец (зона <i>I. pseudoscythica</i>)							Обнажение Коломенское			
4	КС-2	Нижневолжский черный сланец (зона <i>I. pseudoscythica</i>)							Обнажение Коломенское			
5	КО-3	Нижневолжский фосфорит над сланцами (зона <i>I. Pseudoscythica</i>)							Обнажение Коломенское			

	Образец номера	C _{опр.} , %	CO ₂ , %	SiO ₂ , %	Al ₂ O ₃ , %	P, %	S, %	V, PPM	Cr, PPM	Mn, %	Fe, %	Co, PPM
1	КТ-1	8,2	нет	34,50	8,39	0,24	4,68	194	69	0,036	9,92	16
2	К-1	19,2	нет	37,39	9,69	0,32	2,53	170	229	0,015	6,34	33
3	КС-1	11,5	2,8	39,38	8,98	0,41	2,30	157	124	0,028	6,18	45
4	КС-2	11,2	2,65	39,19	8,98	0,40	2,31	160	128	0,028	6,21	41
5	КО-3	4,3	3,7	18,70	4,12	10,6	<0,01	78	30	0,035	3,59	15

	Номер образца	Ni, PPM	Cu, PPM	Zn, PPM	Ga, PPM	As, PPM	Ba, PPM	Pb, PPM	Th, PPM	U, PPM	Mo, PPM
1	КТ-1	151	49	146	10	76	269	88	5,4	3,6	22,9
2	К-1	149	229	159	15	113	322	110	15	31	110,4
3	КС-1	238	107	350	10	45	311	63	7,6	14	47,2
4	КС-2	242	105	343	10	46	313	71	7,2	14	46,1
5	КО-3	82	26	41	5,0	15	98	<1,0	3,4	58	12,6

Заключение

Впервые детально исследованы разрезы юго-востока Москвы и примыкающих районов Московской области, содержащие нижневолжские и оксфордские чёрные и горючие сланцы. Для сланцев обоих уровней дана подробная характеристика.

Для них получены первые аналитические данные, свидетельствующие о достаточно высоких содержаниях C_{опр.}, близких к аналогичным в сланцах Костромской области, относящихся к центральным частям юрского бассейна, и о превышении кларковых содержаний, нередко значительном, ряда элементов: V, P, Ba, Ni, Mo, Cr, Cu, Fe, Zn, U, Th, Pb, S, As. Наблюдаются и некоторые отличия: в целом более низкие содержание Сорг и карбонатность Ni, Mo, V в оксфордских сланцах Каменной Тяжинь несколько меньше, чем в Макарьеве, хотя и заметно превышает их кларковое содержание, количество серы 4,68 %, что существенно выше, чем в разрезе у г. Макарьев (1,82–2,84), и связано с некоторым обогащением сланцев пиритом. В то же время в ниж-

неволжских сланцах выделяются, даже по сравнению с Ивкино, повышенные содержания хрома, меди и мышьяка.

Установлена зависимость накопления сланцев от палеорельефа и глубины бассейна, их приуроченность к доюрским ложбинам, в то время как на мелководных приподнятых участках наблюдаются маломощные конденсированные разрезы с полным отсутствием сланцев и почти целиком представленные лишь прослоями фосфоритов, содержащих повышенное количество органического вещества.

Подтверждается связь условий формирования сланцев с колебаниями уровня моря, отмеченная в аналогичных разрезах. Модель образования обогащенных ОВ осадков во время быстрых и непродолжительных трангрессий [2] также согласуется и с нашими данными. Анализируя разрезы можно видеть, что накоплению сланцев предшествует явно регressiveный циклит, тогда как во время их отложения наблюдалось резкое трангрессивное наступление моря, с размытием кровли предшествующих отложений.

ЛИТЕРАТУРА

- Геологический атлас Москвы (в 10 томах с пояснительной запиской). Масштаб 1:10 000. М.: ГУП Мосгоргеотрест, 2010.
- Гаврилов Ю.О., Шепетова Е.В., Щербинина Е.А. Седиментологические и геохимические обстановки формирования углеродистых толщ в мезозойских палеобассейнах Европейской части России // Георесурсы. Геоэнергетика. Геополитика. 2014. Вып. 1(9). 30 с.
- Гаврилов Ю.О., Шепетова Е.В., Рогов М.А., Щербинина Е.А. Седиментология, геохимия и биота волжских углеродистых отложений северной части Среднерусского моря (Костромская область) // Литол. и полез. ископ. 2008. № 4. С. 396–424.
- Иванов А.П. Геологическое исследование фосфоритовых отложений в Клинском, Московском и Дмитровском уездах Московской губ. и Егорьевском у. Рязанской губ. // Труды Комиссии Московского сельскохозяйственного института по исследованию фосфоритов. Серия I. Отчет по геологическому изучению фосфоритовых залежей. М. 1912. Т. IV. С. 389–463.
- Карпузов А.Ф., Соболев Н.Н., Миронов Ю.Б., Мозолева И.Н., Бузовкин С.В., Карпунин А.М. Черные сланцы: вопросы типизации и минерагении // Разведка и охрана недр. 2008. № 7. С. 21–25.
- Малёникина С.Ю. Предварительные результаты исследования оксфордских и нижневолжских верхнеюрских черных сланцев Москвы и окрестностей // Нетрадиционные ресурсы углеводородов: распространение, генезис, прогнозы, перспективы разработки. Мат. Всерос. конф. с международным участием 12–14 ноября 2013 г. М.: ГЕОС, 2013. С. 155–158
- Розанов А.Н. Горючие сланцы Европейской части СССР // Геологический комитет. Мат. по общей и прикладной геологии. 1927. Вып. 73. 59 с.
- Рогов М.А., Школин А.А., Малёникина С.Ю. Новые данные по стратиграфии волжского яруса верхней юры в разрезах г. Москвы и Подмосковья // Юрская система России: проблемы стратиграфии и палеогеографии. Науч. материалы Екатеринбург: ИздатНаука сервис, 2013. С. 191–196.
- Страхов Н.М. Горючие сланцы зоны *Perisphinctes panderi d'Orb.* (Очерк литологии) // Бюлл. МОИП. Отд. геол. 1934. Т. XII. Вып. 2. С. 200–248.
- Юдович Я.Э., Кетрис М.П. Геохимия черных сланцев. Л.: Наука, 1988. 272 с.