6.2601

# ГОРЮЧИЕ СЛАНЦЫ OIL SHALE 1990 7/2 https://doi.org/10.3176/oil.1990.2.01 Eesti Tend ste Akadeemia Raematukogu

УДК 552.58: 543.226: 6.094.3: 543.54

Р. Э. ВЕСКИ, Я. Э. ЮДОВИЧ, Х. А. ТААЛЬ, С. М. СИДОРОВА, Л. Я. ПОБУЛЬ

### ИССЛЕДОВАНИЕ ЧЕРНЫХ СЛАНЦЕВ ПАЙ-ХОЯ\*

Исследование высокометаморфизованного сапропелевого органического вещества (ОВ) представляет интерес уже потому, что оно изучено гораздо меньше, чем малометаморфизованное.

В качестве объекта данного исследования были выбраны палеозойские черные сланцы (далее — сланцы) Пай-Хоя — северо-западной ветви Уральской складчатой системы. В работе [1] было показано, что эти породы находятся на стадии апокатагенеза—начального метагенеза: судя по термографическим и рентгеновским данным, их ОВ соответствует антрацитам и несовершенным графитам. Позже А. А. Иевлев с соавторами при помощи тонкого метода микродифракции электронов установил, что рассматриваемое ОВ все-таки

\* Доклад был представлен на совещании «Геохимия, минералогия и литология черных сланцев» в г. Сыктывкаре в 1987 г.

> Таблица 1 Table 1

Сборная проба (место отбора)	n* Геологи ческий возраст		Породы	Copr, %	(СО <sub>2</sub> )мин, %	
Ка-1А (руч. Выя- шор)	6	S-D <sub>1</sub>	Кремнистые фос- фатные сланцы	5,7	1,4	
Ка-1Б (там же)	7	S—D <sub>1</sub>	Углеродистые карбонатные силициты (не- фосфатные)	6,3	9,1	
Ка-17В (там же)	6	S-D <sub>1</sub>	Глинисто-крем- нистые сланцы	5,5	3,4	
Ка-5Ж (р-н Марей- шора)	2	$C_1^{2-2}$	Углеродистые глинисто-крем- нистые сланцы	9,5	0,1	
Хэ-5А (р. Сесия-Ю)	7	$C_1^{2-1}$	Силициты угле- родистые	7,0	3,6	
Хэ-6Д (р. Хэнгур-Ю)	4	C <sub>2</sub>	Существенно глинистые сланцы	5,9	ные и <u>бо</u> ю Темпере ОВ на и	

Характеристика проб черных сланцев Пай-Хоя Characteristics of the Pai-Khoi black shales samples

\* п — число частных проб, входящих в сборную пробу.

Компонент	Ka-1A	Ка-1Б	Ka-17B	Ка-5Ж
$SiO_2$	79,28	62,12	72,22	79,87
TiO <sub>2</sub>	0,15	0,38	0,16	0,32
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	3,59	4,39	3,46	6,24
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub> FeO	} 1,80	1,01 0,47	} 1,80	0,29 0,19
MnO	0,01	0,01	0,01	Сл.
MgO	0,72	1,09	0,97	0,97
CaO	4,48	13,14	8,14	0,57
Na <sub>2</sub> O	-X0X-1	0,13	0,10	0,26
<b>K</b> <sub>2</sub> <b>O</b>	0,90	1,69	0,96	1,20
$H_2O^-$	(0,27)	(0,30)	(0,25)	(0,59)
П.п.п.*	6,58	15,29	8,28	9,33
$P_2O_5$	1,80	0,03	2,85	0,07
CO <sub>2</sub>	(1,40)	(9,13)	(3,44)	Сл.
Sобщ	(0,60)	(0,46)	(0,36)	(0,74)
Итого	99,31	99,75	98,95	99,43**

Химический состав исследованных проб, % Chemical composition of samples, %

П р и м е ч а н и е. В скобках даны величины, не учтенные в итоговом значении. \* Потери при прокаливании.

\*\* С учетом V<sub>2</sub>O<sub>5</sub> (0,12 %).

ближе к несовершенному графиту, чем к антрациту, и — что особенно важно — обнаруживает значительное сходство с антраксолитами [2]. Нетривиальность этого вывода в том, что речь идет о заведомо сингенетичном ОВ (керогене), но отнюдь не о миграционных битуминозных фазах (хотя примесь таковых и не исключается: см. [1, с. 151]). Добавим, что преобладающим источником ОВ пайхойских сланцев был радиоляриевый зоопланктон, очевидно, с той или иной примесью фитопланктона.

При помощи термоокислительной и окислительной деструкции было исследовано ОВ сланцев из двух районов Пай-Хоя: Центрального (р. Хенгур-Ю, индекс проб Хэ) и Юго-Восточного (р. Кара, индекс проб Ка). Как видно из таблиц 1 и 2, по составу эти сланцы преимущественно кремнистые и глинисто-кремнистые, реже карбонатнокремнистые (Ка-1Б) или глинистые (Хэ-6Д). Содержание Сорг даже по средним пробам (табл. 1) составляет до 9,5 %, а в индивидуальных пробах доходит до 13—14 % [1].

Рассматриваемые сланцы имеют геохимические аномалии по Мо, V, U, Zn, B, Hg, Se и другим элементам-примесям (табл. 3). В них известны два уровня фосфатоносности (силурийский и карбоновый), несколько бариевых и марганцевых геохимических горизонтов [3-8].

Термоокислительную деструкцию сланцев проводили на дериватографе OD-102, Q-1000 (Венгрия): ток воздуха 200 мл/мин, чувствительность ДТА 250, ТГ 500 мкВ. Были использованы открытые микротигли с навесками, содержащими 10—13 мг ОВ. Анализировали исходные и обработанные 10 %-ной HCl по Стадникову [9] пробы (табл. 4).

Температуры максимумов  $T_{\text{м.} \Rightarrow}$  основных экзотермических эффектов ОВ на кривых ДТА изученных сланцев колеблются в пределах 565—610 °С и для всех проб, кроме Ка-5Ж, не изменяются после

Элемент	Ka-1A	Ка-1Б	Ka-17B	Ка-5Ж	Хэ-5А	Хэ-6Д
Ba		Не опред	елено	N Same	390	3000
Sr	49	120	59	20	100	28
F	1090	420	398	470	891 *	837
Se	4	2	7	27	32	29
As		Не опред	елено		29	10
U	7,5	7,7	5,3	5,2	1,9	5,9
Pb	Не опр.	Не опр.	1,0	Не опр.	1,0	4,5
Rb	38	48	55	33	20	100
Th	3,0	2,1	3,9	1,4	2,4	5,9
Hg	0,030	0,012	0,120	0,165	0,860	0,330
B	40	70	86	130	42	130
v	214	104	75	450	Не опр.	Не опр.
Cr	69	24	70	194	,,	
Ni	32	18	20	12		
Co	4,4	4,0	4,4	Не опр.	11	
Cu	48	28	29	29	,,	22
Мо	18	1,9	12	35	>>	39

Содержание элементов-примесей в исследованных пробах, г/т Content of trace elements in samples, g/t

> Таблица 4 Table 4

Результаты термического анализа черных сланцев Пай-Хоя Results of thermal analysis of the Pai-Khoi black shales

Проба*	На- вес- ка, мг	Потеря массы, %			OB,	Характерные темпе-		
		об- щая	в том числе		MI / %	ов, °С		
			экзо- терми- ческая	(СО <sub>2</sub> ) <sub>ми</sub>	н	Т <sub>н.э</sub>	Тк.э	Т <sub>м.э</sub>
Xə-5A:	to ko koz	X ret.	April as	DHARO.	standeb. go	qn Al	IL BLU	Regal
Исходная Обработанная HCl	215	13,0	6,6	3,6	11,5 / 5,4	480	655	565
(28,8)	175	9,0	8,6	-10 ks	12,7 / 7,3	470	655	565
Ка-5Ж:								
Исходная Обработанная HCl	152	10,1	9,2	_	12,8 / 8,4	465	680	610
(2,1)	134	9,3	8,8	1-2 3	10,7 / 8,0	480	680	(570)620
Ka-1B:								
Исходная Обработанная HCl	256	15,4	5,4	9,6	13,2 / 5,2	490	675	600
(23,9)	196	7,5	6,8	-	12,9 / 6,6	460	675	600
Ка-1А исходная	226	6,6	4,5	1,8	10,1 / 4,5	485	665	610
Хэ-6Д обработанная								
HCl (6,6)	172	8,7	7,9	n <u>ropon</u> al	9,8 / 5,7	470	665	615
Ка-17Б обработанная HCl (9,5)	182	6,2	5,4		9,5 / 5,2	485	670	605
and a main and a main on		15-1000	and when					

\* В скобках — потеря массы при обработке HCl, %.



#### Рис. 1

Кривые ДТА проб черных сланцев Пай-Хоя, исходных (1) и обработанных HCl (2) Fig. 1

DTA curves for the samples of Pai-Khoi black shales, untreated (1) and HCl treated (2)

обработки соляной кислотой. В случае пробы Ка-5Ж обработка вызвала раздвоение пика с максимумами при 570 и 620 °С. Эта проба отличается и минимальной карбонатностью. Изменение морфологии кривых, а также повышение температуры максимумов термоэффектов наблюдалось и раньше [10, 11], хотя принято считать, что химическое воздействие HCl и HF не изменяет термических свойств высококарбонизованных и -метаморфизованных образований типа суперантрацитов и шунгитов [10].

Начало основных экзотермических эффектов  $T_{\text{к.э}}$  ОВ сланцев приходится на интервал 460—485 °С, а их конец  $T_{\text{к.э}}$  укладывается в диапазон такой же величины — 655—680 °С — независимо от того, были ли пробы обработаны HCl или нет (рис. 1). Почти на всех кривых ДТА наблюдаются хорошо выраженные экзоэффекты при 420—460 °С, принадлежащие пириту; их интенсивность тем больше, чем больше в пробе серы. Самостоятельные экзоэффекты сгорания пирита проявлялись в случае искусственных смесей с шунгитом, когда концентрация пирита была не менее 18 % [10]. Заметим, что проба Хэ-5А содержит 5,4 % ОВ (данные дериватографического анализа) и 2,5 % общей серы. В других пробах серы меньше (табл. 2), однако тоже достаточно для формирования небольшого самостоятельного экзоэффекта.

Эндотермические эффекты с  $T_{\text{м.э}}$  при 135, 745, 825 (Хэ-5А) и 815 °С (Ка-1Б) исчезают после обработки HCl. Из перечисленных эндоэффекты при 815 и 825 °С обусловлены разложением карбонатов, которых особенно много в пробе Ка-1Б (см. также табл. 2 — СаО 13,14 %). Остальные эндоэффекты принадлежат, по всей вероятности, продуктам выветривания сульфидов.

Использованная нами методика дериватографического анализа позволяет наблюдать за эндоэффектами при 745, 815 и 825 °С, чего не удалось сделать при сильном буферировании проб, использован-



#### Рис. 2

Относительный компонентный состав бензолкарбоновых кислот, образовавшихся при исчерпывающей окислительной деструкции KMnO<sub>4</sub> черных сланцев и шунгита при 95 °C

#### Fig. 2

Relative composition of the benzene carboxylic acids formed by exhaustive  $KMnO_4$  oxidative destruction of black shales and shungite at 95 °C

### Рис. 3

Хроматограмма бензолкарбоновых кислот, образовавшихся при окислительной деструкции KMnO<sub>4</sub> пробы Ка-1Б при 95 °С

#### Fig. 3

A chromatogram of the benzene carboxylic acids formed by KMnO<sub>4</sub> oxidative destruction of sample Ka-1B at 95 °C ном нами ранее [1]. Судя по рис. 1,  $T_{\text{H},9}$  основных экзоэффектов на 50—200 °С ниже  $T_{\text{H},9}$  экзоэффектов, полученных при сильном буферировании образцов: для Ка-1Б  $T_{\text{H},9}$  равна 550 °С, для Хэ-5А 550 и 600—650 °С и для Ка-5Ж 500 и 650 °С [1].

На основании этого было сделано заключение о том, что исследуемое OB находится на стадиях катагенеза, которые отвечают тощим углям (500 °C), антрацитам и несовершенным графитам (550 °C) и более окристаллизованным графитам (600—650 °C) [1]. Столь сильная зависимость термоэффектов от методики проведения термического анализа вынуждает с большой осторожностью подходить к полученным результатам, а также ставит вопрос о необходимости ввести в аналитическую практику эталонные образцы.

Для дальнейшего исследования посредством окислительной деструкции были выбраны сланцы различного геологического возраста и с разными дериватографическими характеристиками. Условия окисления, разделения и анализа продуктов деструкции описаны ранее [11, 12].

При окислении перманганатом калия в щелочной среде при 60 °С в течение 1 ч среди прочих соединений в следовых количествах образовались алифатические кислоты (среди которых преобладали монокарбоновые C<sub>16</sub> и C<sub>18</sub>) — вероятнее всего, из битумоидов сланцев.

При исчерпывающем окислении при 95 °С (расход KMnO<sub>4</sub> от 12,8 (Ка-5Ж) до 16,7 г (Хэ-5А) на 1 г ОВ сланца и 4,2 г на 1 г шунгита) в случае сланцев образовалось много меллитовой кислоты, а также 1,2,3,4- и 1,2,3,4,5-бензолкарбоновые кислоты (рис. 2). Обнаружены также бензолди- и -трикарбоновые кислоты, однако только в следовых количествах (рис. 3). Примерно такой же состав кислот характерен и для продуктов окисления шунгита, хотя от изученных сланцев он отличается неполным окислением своего ОВ. То, что черные сланцы подвергаются деструкции легче, чем шунгиты, по-видимому, объясняется большим значением отношения для сланцев Sofm : ОВ. Аналогичная картина наблюдается при окислении высокометаморфизованных сапропелитовых углей: более преобразованный сернистый уголь марки Т окисляется легче, чем менее преобразованный, но малосернистый уголь марки ГЖ. Однако вследствие меньшего значения отношения Sofm: ОВ в высокометаморфизованных углях [13] по степени окислительной деструкции они уступали черным сланцам.

#### Выводы

1. Методами окислительной и термоокислительной деструкции изучено ОВ существенно кремнистых палеозойских черных сланцев Пай-Хоя, которые находятся на стадии апокатагенеза—начального метагенеза [1].

2. Среди кислот, образующихся при исчерпывающей окислительной деструкции ОВ пайхойских черных сланцев, превалирует меллитовая кислота. Это свидетельствует о том, что их ОВ сапропелевого (аквагенного) происхождения содержит высококонденсированные ароматические структурные элементы.

3. ОВ пайхойских черных сланцев по компонентному составу бензолкарбоновых кислот, образовавшихся при окислительной деструкции, а также по морфологии и характерным температурам кривых ДТА термоокислительной деструкции напоминает шунгит, что согласуется и с данными, полученными методом микродифракции электронов [2]. Некоторые различия характеристик ОВ пайхойских сланцев и типичвых шунгитов объясняются, по-видимому, различной сернистостью.

## ЛИТЕРАТУРА

- 1. Юдович Я. Э., Красавина Т. Н., Беляев А. А. Органическое вещество черных сланцев Пай-Хоя и Севера Урала // Горючие сланцы. 1986. Т. 3, № 2. С. 143—155.
- 2. Иевлев А. А., Рябинкин С. В., Бер Н. Г., Беляев А. А. О возможности применения метода микродифракции электронов для изучения природных твердых углеродистых материалов // Тр. Ин-та геол. Коми Научного центра Уральского отделения АН СССР. 1988. Вып. 63. С. 45—51.
- 3. Юдович Я. Э., Кетрис М. П. Селен в черных сланцах Пай-Хоя // Геохимия. 1984. № 11. С. 1767—1774.
- Елисеев А. И., Юдович Я. Э., Беляев А. А., Семенов Г. Ф. Осадочные формации Пай-Хоя и перспективы их рудоносности. — Сыктывкар, 1984. Вып. 48.
- 5. Юдович Я. Э., Кетрис М. П., Фридлендер Н. Г., Алданазаров Р. А. Геохимия ртути в черносланцевых формациях Пай-Хоя и севера Урала // Геохимия. 1986. № 6. С. 810—818.
- 6. Юдович Я. Э., Беляев А. А., Рогов В. С. Верхнепалеозойский уровень марганценосности Уральской складчатой системы // Докл. АН СССР. 1987. Т. 292, № 4. С. 952—956.
- 7. Юдович Я. Э. Геохимия осадочных палеозойских формаций сланцевой зоны Пай-Хоя // Литология, угленосность и рудогенез осадочных толщ европейского Северо-Востока СССР. Сыктывкар, 1987. С. 18—24.
- 8. Юдович Я. Э., Иванова Т. И. Бор в черных сланцах Пай-Хоя // Тр. Ин-та геол. Коми фил. АН СССР. 1986. Вып. 56. С. 64—73.
- 9. Стадников Г. Л. Анализ горючих сланцев. Л., 1933.
- Урманова А. М., Успенский В. А. Термическое изучение минеральных примесей в природном углеродистом веществе // Изучение форм нахождения примесей в минералах современными кристаллохимическими методами. М., 1984. С. 54—65.
- 11. Вески Р. Э., Тааль Х. Э., Сидорова С. М., Побуль Л. Я. Исследование сузакских горючих сланцев Узбекистана. І. Термоокислительная и окислительная деструкция // Горючие сланцы. 1987. Т. 4, № 3. С. 216—228.
- Вески Р. Э., Побуль Л. Я., Сидорова С. М. и др. Исследование горючих сланцев Сысольского месторождения Коми АССР. 7. Окислительная и термоокислительная деструкция органического вещества сланца // Там же. 1986. Т. 3, № 3. С. 293—300.
- 13. Вески Р. Э., Тааль Х. А., Сидорова С. М. и др. Окислительная и термоокислительная деструкция сапропелитовых углей ряда метаморфизма // Докл. АН УССР. Сер. Б. Геол., хим. и биол. науки. 1990. № 2. С. 41—44.

Институт химии Академии наук Эстонии г. Таллинн Институт геологии Коми научного центра Представил А. Я. Аарна Поступила в редакцию 8.09.89

Институт геологии Коми научного центра Уральского отделения Академии наук СССР г. Сыктывкар R. E. VESKI, Ya. E. YUDOVICH, H. A. TAAL, S. M. SIDOROVA, L. J. POBUL

### **INVESTIGATION OF THE PAI-KHOI BLACK SHALES**

For the first time, the metamorphosed black shales of the Pai-Khoi, a low chain of hills in the central part of Yugor Penisula (the north-western part of the Urals), were investigated by potassium permanganate oxidative destruction in alkaline medium and thermal destruction. According to thermographic and X-ray data, their organic matter belongs to anthracites and imperfect graphites. The  $C_{org}$  content of black shale composites reaches 9.5 % (Table 1), but in individual samples is as much as 13—14 % [1]. The black shales studied (Tables 1 and 2) are predominantly cherts and clayey cherts (Ka-1E) or claystones (Ka-6Д). They are enriched in Mo, V, U, Zn, B, Se, Hg and some other trace elements (Table 3).

Derivatographic (OD-102, Q-1,000 by use of open microcrusibles, in air stream, Table 4) and oxidative investigations (exhaustive oxidation at 95 °C) showed black shales to be similar to shungites (Figs 1 and 2). The main thermal effects appear in the 460—490 °C region, both with and without HCl treatment. For shungites, this temperature is 470 °C. The negligible side exceffects of black shales with maxima at 240—250 °C, judging from the low temperature, are due to bitumoids. The strongly pronounced exceffects (not for all the shales) at 425—455 °C result from pyrite as their intensity is dependent on the sulphur content of samples.

By potassium permanganate oxidation of black shales in alkaline medium at 60 °C for 1 h, aliphatic acids were formed only in trace amounts. By exhaustive oxidation at 95 °C mellitic as well as 1,2,3,4- and 1,2,3,4,5-benzene carboxylic acids were generated in substantial quantities (Fig. 2). Also benzene di- and tricarboxylic acids were detected, although in trace amounts (Fig. 3). Almost the same composition of benzene carboxylic acids is characteristic of the oxidation products of shungite. A more complete oxidation of organic matter of black shales, as compared with that of shungite, may obviously be explained by a high sulfur content of organic matter of black shales. The same was observed by oxidation of highly-metamorphosed sapropelite coals: the higher rank sulfurous coal (mark T) was oxidized easier than the lower rank one with a low sulfur content (mark  $\Gamma \mathcal{K}$ ) [13].

The macromolecule of sapropelic aquagenic organic matter of black shales of the Pai-Khoi is similar to shungite, being highly condensed.

> Presented by A. J. Aarna Received 8.09.89

Estonian Academy of Sciences, Institute of Chemistry Tallinn Academy of Sciences of the USSR, the Urals Branch, Komi Centre, Komi Centre, Institute of Geology Syktyvkar