УДК 549

### МИНЕРАЛОГИЯ ПИРОКСЕНИТОВ И АПОПИРОКСЕНИТОВЫХ РОДИНГИТОВ И ХЛОРИТОЛИТОВ КУРТИНСКОГО ЭКЛОГИТ-СЛАНЦЕВОГО КОМПЛЕКСА (УФАЛЕЙСКИЙ МЕТАМОРФИЧЕСКИЙ БЛОК, СРЕДНИЙ УРАЛ)

А.И. Белковский

Институт минералогии УрО РАН, г. Muacc, belk@mineralogy.ru

### MINERALOGY OF PYROXENITES AND APOPYROXENITE RODINGITES AND CHLORITOLITES OF THE KURTA ECLOGITE-SCHIST COMPLEX (UFALEY METAMORPHIC BLOCK, CENTRAL URALS)

A.I. Belkovsky

Institute of Mineralogy UB RAS, Miass, belk@mineralogy.ru

Приведены оригинальные данные по минералогии, петрографии и онтогении гранатовых пироксенитов и продуктов их корового метаморфизма – родингитов, хлоритолитов и тальк-карбонатных пород.

Илл. З. Табл. 6. Библ. 31.

*Ключевые слова:* Уфалейский метаморфический блок, пироксениты, родингиты, хлоритолиты.

Original data on mineralogy, petrography and ontogeny of garnet pyroxenites and products of their crustal metamorphism – rodingites, chloritolites and talc-carbonate rocks from the Ufaley metamorphic block, Central Urals, are described at the paper.

Figures 3. Tables 6. References 31.

Key words: Ufaley metamorphic block, pyroxenites, rodingites, chloritolites, talc-carbonate rocks.

Родингиты и лавсонитсодержащие породы, ассоциирующие с эклогитами и серпентинитами, обнаружены на Южном Урале в составе максютовского эклогит-глаукофан-сланцевого комплекса (Добрецов, 1974; Ленных, 1977; Ленных, Вализер, 1986; Вализер, 2002; Вализер и др., 2013). Было сделано предположение, что протолитом для их образования могли являться различные метагабброиды (Добрецов, 1974). Родингиты, ассоциирующие с эклогитами и серпентинитами, отмечены и на Среднем Урале в куртинском эклогит-сланцевом комплексе, входящем в состав Уфалейского метаморфического блока (Белковский, Локтина, 1975). Именно в этом районе ранее впервые для Урала было установлено широкое развитие процессов антигоритизации диаллаговых пироксенитов (Штукенберг, 1889; Мархилевич, 1933). Как было выяснено позднее, одно из таких тел (восточная половина трапеции N-41-1-Б, гора Высокая), является бескорневой пластиной (2.5 × 1.2 км), залегающей среди палеозойских (300–290 млн лет) барических гранат-слюдяно-кварцевых бластомилонитов (рис. 1). Проведёнными горными работами установлено, что центральная и южная части пластины представлены ритмично-полосчатыми породами, стратификация которых обусловлена чередованием отдельных (3–2 и до 1 м) «ритмов» гигантозернистых и средне-мелкозернистых пироксенитов (Белковский, Локтина, 1974ф). Мелко-среднезернистые разности являются продуктами рекристаллизации гигантозернистого протолита (рис. 2а, б).

Макроскопически пироксениты представлены зелёными массивными породами, практически нацело сложенными низкоглинозёмистым хромдиопсидом (табл. 1, 2) и резко подчинённым пироксену хромтитаномагнетитом и гранатом альмандин-пиропового состава (Пир<sub>53</sub>Альм<sub>30</sub>Спесс<sub>1</sub>Са-комп<sub>16</sub>; N = 1.749–1.752;  $a_0 = 11.539-11.543$  Å). Гранат и рудный минерал наблюдаются в пироксене в виде ламеллей по {100} или изометричных каплевид-



*Рис. 1.* Тектоническая схема Уфалейского метаморфического блока:

 куртинский эклогит-сланцевый комплекс;
высокоглинозёмистые гранат-ставролит-мусковиткварцевые бластомилониты зоны Главного Уральского глубинного разлома; 3 – гранатовые пироксениты, апопироксенитовые серпентиниты, родингиты и хлоритолиты; 4 – егустинский амфиболит-габбровый комплекс.
Разломы: 1 – Главный Уральский глубинный, 2 – Зюраткульский.

*Fig. 1.* Tectonic scheme of the Ufaley metamorphic block: 1 – Kurta eclogite-schist complex; 2 – garnet-staurolitemuscovite-quartz blastomilonite of the Main Ural fault zone; 3 – garnet pyroxenite, apopyroxenite serpentinite, rodingite, chloritolite; 4 – Egusty amphibolite-gabbro complex. Faults: 1 – Main Ural, 2 – Zyuratkul.



*Рис.* 2. Пироксениты и апопироксенитовые серпентиниты куртинского комплекса.

 а – крупнозернистый пироксенит, гора Высокая, обр. 7707-1;
б – рекристаллизованный мелкозернистый пироксенит, гора Высокая, обр. 7681; в – апопироксенитовый серпентинит, Большой Агардяш, обр. Н-287; г – апопироксенитовый серпентинит, Большой Агардяш, обр. Н-256.

Мп – хромдиопсид, Хл – клинохлор, Мт – хромтитаномагнетит, Тр – тремолит, Ант – антигорит. Шлифы: без анализатора (а, б, г) и с анализатором (в).

Fig. 2. Pyroxenite and apopyroxenite serpentinite of the Kurta complex:

a – coarse-grained pyroxenite, Mt. Vysokaya, sample 7707-1; 6 – recrystallized small-grained pyroxinite, Mt. Vysokaya, sample 7681; B – apopyroxenite serpentinite, Bol'shoy Agardyash, sample H-287;  $\Gamma$  – apopyroxinite serpentinite, Bol'shoy Agardyash, sample H-286.

 $M\pi$  – chrome diopside,  $X\pi$  – clinochlore,  $M\tau$  – chrome titanomagnetite, Tp – tremolite,  $A\mu\tau$  – antigorite. Thin sections, × nicols (a,  $\delta$ ,  $\Gamma$ ), || nicols (B).

МИНЕРАЛОГИЯ № 2 2015

#### Белковский А.И.

Таблица 1

Химический состав (мас. %) породообразующего хромдиопсида из пироксенитов горы Высокой Table 1

Chemical composition of rock-forming chrome diopside free	com pyroxenite of the Mt. Vysokaya (wt. %)
---	--

N⁰	SiO <sub>2</sub>	TiO <sub>2</sub>	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	Cr <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	FeO	MnO	MgO	CaO	Na <sub>2</sub> O	K <sub>2</sub> O	$H_2O^+$	$H_2O^-$	Сумма	F <sub>общ</sub>
	Гигантозернистые пироксениты														
1	52.78	0.23	0.75	0.48	0.96	1.76	0.12	19.12	22.78	0.34	0.08	0.80	Не опр.	100.20	7.1
2	52.45	0.17	1.06	0.45	1.48	2.00	0.07	17.70	23.24	0.14	0.04	0.86	0.06	99.72	9.5
	Мелко-среднезернистые пироксениты														
3	53.43	0.08	0.68	Не опр.	1.03	1.60	0.03	18.84	22.68	0.29	0.04	0.80	0.20	99.70	7.0
4	52.98	0.04	0.55	Не опр.	0.74	2.58	0.08	19.30	21.76	0.37	0.04	0.86	0.04	99.34	8.6
5	52.64	0.07	1.24	Не опр.	1.28	2.14	0.10	18.84	22.20	0.27	0.04	0.98	0.06	99.86	8.9
6	52.86	0.15	0.67	0.45	0.41	1.97	0.04	18.80	23.60	0.20	0.10	0.90	Не опр.	100.15	6.5
7	51.95	0.15	1.43	0.37	_	3.80	0.24	17.84	22.98	0.25	0.12	Не опр.	Не опр.	99.13	10.5
				Релин	стовый і	пирокс	ен из тр	ремоли	г-хлори	товых	пород				
8	53.10	0.05	0.51	0.63	_	2.78	0.20	18.00	23.40	0.36	0.18	Не опр.	Не опр.	99.21	7.4

*Примечание.* Анализы 1–6 выполнены в Центральной химической лаборатории ПО «Уралгеология», аналитик Н.Ф. Колосова. Анализы 7, 8 – на микроанализаторе JXA–5а в Институте геологии и геохимии УрО АН СССР, аналитик В.Г. Гмыра. F<sub>общ</sub> = (FeO + Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>)/(FeO + Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub> + MgO).

*Note.* Analyses 1–6, the Central Chemical Laboratory, «Uralgeologiya», analyst N.F. Kolosova; analyses 7, 8, JXA-5 microprobe, Institute of Geology and Geochemistry UB AS USSR, analyst V.G. Gmyra.  $F_{ofm} = (FeO + Fe_2O_3)/(FeO + Fe_2O_3 + MgO)$ .

Таблица 2

### Кристаллохимические формулы (к. а. ф.) и компонентный состав (мол. %) хромдиопсида из пироксенитов горы Высокая

Table 2

### Formula units (f. u.) and component composition (mol. %) of chrome diopside from pyroxenite of the Mt. Vysokaya

Mo		Кристаллохимические формулы (к. ф.)													
JN⊵	Si	Cr	Al <sup>IV</sup>	Сумма	Al <sup>VI</sup>	Fe <sup>+3</sup>	Fe <sup>2+</sup>	Mg	Mn	Са	Na	Κ	Сумма	0	OH
1	1.92	0.01	0.03	1.96	-	0.03	0.05	1.04	-	0.90	0.02	-	2.04	5.91	0.09
2	1.94	-	0.05	1.99	_	0.04	0.06	0.98	_	0.92	0.01	_	2.01	5.98	0.02
3	1.95	-	0.03	1.98	_	0.03	0.05	1.03	_	0.89	0.02	_	2.02	5.96	0.04
4	1.94	-	0.02	1.96	_	0.02	0.08	1.05	_	0.86	0.03	_	2.04	5.89	0.11
5	1.94	-	0.05	1.99	_	0.04	0.07	1.01	_	0.87	0.02	_	2.01	5.95	0.05
6	1.93	0.01	0.03	1.97	_	_	0.06	1.02	_	0.93	0.01	_	2.02	5.90	0.10
7	1.88	-	0.07	1.95	_	_	0.16	0.96	_	0.89	0.02	0.01	2.04	5.80	0.20
8	1.96	-	0.02	1.98	_	_	0.08	0.98	0.01	0.92	0.02	0.01	2.02	5.99	0.01
Ma	Компонентный состав (мол. %)														
1 1 1 ( )		1	1	T T		Y									

Мо	Компонентный состав (мол. %)											
JN⊡	Cr	Al	Эг	Йохан	Гед	Ди	Эн					
1	1.0	0.8	1.9	_	5.1	80.5	10.7					
2	1.0	1.3	1.7	_	6.2	82.1	7.7					
3	_	1.0	2.0	_	4.8	82.4	9.8					
4	_	0.8	1.3	_	7.9	75.6	14.4					
5	_	2.0	2.0	_	6.5	77.2	12.3					
6	1.3	0.6	1.6	_	3.9	84.7	7.9					
7	0.6	1.9	2.0	0.4	11.5	73.8	9.8					
8	1.6	0.8	2.0	0.6	8.6	78.0	8.4					

Примечание. Компоненты: Cr – хромовый; Al – глинозём; Эг – эгирин; Йохан – йохансенит; Гед – геденбергит; Ди – диопсид; Эн – энстатит.

*Note.* Components: Cr – chromium, Al – aluminous,  $\Im$ r – aegirine, Йохан – johannsenite, Гед – gedenbergite, Ди – diopside, Эн – enstatite.

#### Таблица 3

## Химический состав (мас. %) и кристаллохимические формулы (к. а. ф.) хромтитаномагнетита и магнетита из пироксенитов (анализы 1–5) и родингитов (анализ 6)

Table 3

Chemical composition (wt. %) and formula units (f. u.) of chrome titanomagnetite and magnetite from pyroxenite (an. 1–5) and rodingite (an. 6)

№ п/п	TiO <sub>2</sub>	Cr <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	FeO	MnO	MgO	NiO	CoO	Сумма						
1	1.45	11.25	0.49	76.13	Не опр.	0.50	0.12	0.08	90.02						
2	1.67	11.54	0.06	76.77	Не опр.	0.50	0.12	0.08	90.74						
3	2.00	15.05	0.38	73.17	Не опр.	0.50	0.12	0.10	91.32						
4	1.45	11.46	0.06	79.01	0.77	0.56	Не опр.	Не опр.	93.31						
5	1.80	17.06	0.05	73.95	1.77	0.63	Не опр.	Не опр.	94.26						
6	1.34	1.02	1.60	95.67	0.15	0.22	Не опр.	Не опр.	100.00						

Продолжение таблицы 3

№ п/п	Ti	Cr	Al	Fe <sup>3+</sup>	Fe <sup>2+</sup>	Mn	Mg	Ni	Со	Сумма
1	0.479	2.836	0.077	12.608	7.722	-	0.230	0.029	0.019	24.000
2	0.401	2.906	0.019	12.674	7.723	-	0.229	0.029	0.019	24.000
3	0.475	3.762	0.153	11.610	7.724	-	0.228	0.029	0.019	24.000
4	0.334	2.784	0.018	12.864	7.536	0.204	0.260	-	-	24.000
5	0.404	4.120	0.147	11.329	7.430	0.294	0.276	-	-	24.000
6	0.286	0.232	0.630	14.942	7.862	0.037	0.011	-	-	24.000

Примечание. 1–3 – титансодержащий хроммагнетит в хромдиопсиде; 4, 5 – межзерновой титансодержащий хроммагнетит в хромдиопсиде; 6 – магнетит из родингитов, обр. 10714, гора Высокая. Размер зёрен, мкм: 1–3 (обр. 9):  $1 - 170 \times 180$ ,  $2 - 180 \times 200$ ,  $3 - 220 \times 300$ ; 4–6 (обр. 10):  $4 - 210 \times 280$ ,  $5 - 150 \times 150$ ,  $6 - 210 \times 300$ . Анализы 1–5 выполнены на рентгеновском микроанализаторе JXA-5 (аналитик В.Г. Гмыра), 6 – в химической лаборатории Института геологии и геохимии УрО АН СССР (аналитик Д.П. Силантьева). Для обр.  $6 - a_0 = 8.399$  Å (дифрактометр ДРОН-2, Ильменский заповедник, аналитик В.Ф. Жданов).

*Note.* 1-3 - Ti-bearing chrome magnetite in chrome diopside; 4, 5 - xenomorphic Ti-bearing chrome magnetite in chrome diopside; 6 - magnetite from rodingite, sample 10714, Mt. Vysokaya. Analyses 1-5 - JXA-5a microprobe, analyst V.G. Gmyra, 6 - chemical laboratory, analyst D.P. Silant'eva (Institute of Geology and Geochemistry UB AS USSR). For an. 6:  $a_0 = 8.399$  Å (DRON-2 diffractometer, analyst V.F. Zhdanov, Ilmeny State Reserve).

ных зёрен. Однородный по составу клинопироксен горы Высокой по содержаниям глинозёма, титана и хрома (Белковский и др., 1982) резко отличается от пироксенов основных мафитов дунит-гарцбургитовой (Малахов, 1983; Пинус и др., 1973; Штейнберг и др., 1972), дунит-клинопироксенитовой (Плошкина, Фоминых, 1963; Штейнберг, Фоминых, 1967), скарновой и щёлочно-ультраосновной (Кухаренко и др., 1965) формаций. Изученные образцы (табл. 1, 2) идентичны хромдиопсидам из включений гранатовых «зелёных» клинопироксенитов из ряда кимберлитовых трубок Якутии (трубка «Мир») и ЮАР (трубки «Ягерсфонтейн» и «Беллс-Бэнк») (Borley, Suddaby, 1975). Рудный минерал в пироксенитах представлен цинксодержащим высокожелезистым алюмохромитом (Cr<sub>2</sub>O<sub>3</sub> 50.84; Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> 12.20; FeO 30.16; MnO 0.24; MgO 5.38; ZnO 1.18; сумма 100.18, мас. %) и продуктами его дезинтеграции – хромтитаномагнетитом (табл. 3), состав которого также отличен от состава хроммагнетитов из мафитов Среднего и Южного Урала.

По существующим классификациям (Trask, 1960), стратифицированные мафиты горы Высокой относятся к барическим (гранатовым) фациям вещества пироксенитового слоя верхней мантии (Белковский и др., 1982). Большинство тел хромдиопсидовых пироксенитов в куртинском комплексе замещено серпентинитами (табл. 4), в которых присутствуют два типа антигоритов: микрозернистый антигорит – Ng 1.561–1.565; Np 1.555–1.558; F<sub>общ</sub> 2.7–2.8; и высокожелезистый пластинчатый – Ng 1.578; Np 1.571; F<sub>общ</sub> 9.1–9.4 (табл. 5), – по соста-

### Белковский А.И.

Таблица 4

Химический состав (мас. %) антигоритовых серпентинитов куртинского комплекса Table 4

N⁰	SiO <sub>2</sub>	TiO <sub>2</sub>	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	FeO	MnO	MgO	CaO	Na <sub>2</sub> O	K <sub>2</sub> O	P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	П.п.п.	Сумма
1	41.06	0.05	2.09	3.44	3.74	0.11	37.36	0.23	0.15	0.10	Сл.	11.62	99.95
2	40.02	0.03	0.78	6.00	1.66	0.13	38.40	Не обн.	0.13	0.05	Сл.	12.27	99.47
3	43.44	0.05	1.13	3.03	3.50	0.06	37.24	0.08	0.16	0.10	0.02	11.35	100.16
4	35.67	0.01	0.27	4.13	2.61	0.01	39.03	0.01	0.10	0.10	0.01	18.04	99.99
5	38.59	0.01	0.16	3.47	5.63	0.01	43.76	0.01	0.10	0.10	0.01	8.10	99.95
6	40.56	0.01	2.58	3.08	5.51	0.01	35.69	0.01	0.10	0.10	0.01	12.46	100.12
7	38.82	0.08	2.25	6.07	3.05	0.01	36.67	0.03	0.10	0.10	0.01	13.08	100.27
	Средний состав антигоритовых серпентинитов (n = 7)												
8	39.74	0.03	1.32	4.17	3.34	0.05	38.30	0.05	0.12	0.09	0.01	13.14	100.36

Chemical composition of antigorite serpentinite of the Kurta complex (wt. %)

Примечание. Анализы выполнены в химической лаборатории Ильменского заповедника, аналитик Н.И. Галкина. *Note*. Analyses were carried out in chemical laboratory of the Ilmeny State Reserve, analyst N.I. Galkina.

#### Таблица 5

## Химический состав (мас. %), оптические и рентгеновские константы антигорита из серпентинитов и родингитов

Table 5

# Chemical composition (wt. %), optical, and X-ray constants of antigorite from serpentinite and rodingite

№ п/п	SiO <sub>2</sub>	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	Cr <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	FeO	MgO	NiO	Сумма	F	Ng	N <sub>p</sub>	a <sub>0</sub> , Å	b <sub>0</sub> , Å	c <sub>0</sub> , Å	β	
	Антигорит серпентинитов по хромдиопсидовым пироксенитам														
1	42.42	3.56	0.12	1.94	38.61	0.12	86.77	2.7	1.561	1.555	43.44	9.253	7.263	90°23′	
2	42.59	2.93	0.24	2.00	38.57	0.12	86.45	2.8	1.565	1.558	Не опр.	Не опр.	Не опр.	Не опр.	
Среднее	42.48	3.27	0.18	1.97	38.59	0.12	86.61	2.7	1.563	1.556	43.44	9.253	7.263	90°23′	
						Роди	нгитовый	анти	горит						
3	44.07	0.68	0.26	6.48	36.15	0.09	87.73	9.3	1.578	1.571	43.60	9.481	7.229	91°31′	
4	43.03	1.95	0.26	6.77	36.43	0.13	88.57	9.4	1.578	1.571	43.62	9.460	7.232	91°35′	
Среднее	43.55	1.31	0.26	6.64	36.29	0.10	88.15	9.3	1.578	1.571	43.61	9.470	7.230	91°33′	

Примечание. 1, 2 – микрозернистый антигорит из серпентинитов с реликтовым хромдиопсидом и цинксодержащим алюмохромитом; 3, 4 – пластинчатый антигорит из родингитов с тремолитом и магнетитом. Анализы выполнены на микроанализаторе EDAX–9100 (Санкт-Петербургский университет, аналитик А.Р. Нестеров); показатели преломления определены С.В. Непримеровой на кафедре кристаллографии СПбГУ (Белковский и др., 1995).

*Note.* 1, 2 – micrograined antigorite from serpentinite with relict chrome diopside and Zn-bearing aluminochromite; 3, 4 – platy antigorite from rodingite with tremolite and magnetite. Analyses were carried out on EDAX–9100 microprobe, analyst A.R. Nesterov (St. Petersburg State University); optical constants are determined by S.V. Neprimerova (Department of Crystallography, St. Petersburg State University) (Belkovsky et al., 1995).

а – родингитизированный пироксенит, обр. 7719; б – нефритовидный гигантокристаллический тремолит, обр. 7708; в – спутанно-волокнистый нефритовидный тремолит с реликтами хромдиопсида, обр. 7714-1; г – апопироксенитовые хлоритолиты, обр. 7706; е – пироаурит с реликтами (?) железистого клинохлора, обр. 7687-1. Шлифы без анализатора. Обозначения минералов см. рис. 2. Пир – пироаурит.



<u>О.5 мм</u> ву близкий к дженкенситу, ранее установленному в магнетитовых породах рудника О'Нейл в США (рис. 2в–г). Кривые нагревания пластинчатого антигорита характеризуются эндотермическим эффектом в интервале 800–810 °С. Именно с зонами развития высокожелезистого антигорита генетически связаны родингиты тремолитового состава. Это нефритоподобные породы, сложенные белым и светло-зелёным тремолитом (табл. 6, ан. 2–7) и резко подчинёнными ему диопсидом, хлоритом, магнетитом (табл. 6, ан. 1, 8–9). Обе разновидности тремолита встречаются в виде крупнокристалличе-

0.5 MM

0.5 мм

ских и спутано-волокнистых агрегатов (рис. 3а–в). Отличия их заключаются лишь в различных содержаниях железа, глинозёма и натрия (к. а. ф.): – белый тремолит (Са Na ) (Mg Fe<sup>+2</sup> Fe<sup>+3</sup>)

– белый тремолит  $(Ca_{1.76}Na_{0.07})_{1.83}(Mg_{4.47}Fe^{+2}_{0.36}Fe^{+3}_{0.08}Mn_{0.01}Al_{0.08})_5(Al_{0.03}Si_{7.97})_4(OH)_2$ :  $F_{o6iii} = 8.1 (n = 7)$ ;  $N_g = 1.583 - 1.586$ ; c :  $N_g = 16^\circ$ ;  $-2V = 86^\circ$ ;

- светло-зелёный тремолит  $(Ca_{1.81}Na_{0.17})_{1.98}(Mg_{4.06} Fe^{+2}_{0.82}Fe^{+3}_{0.08}Mn_{0.02}Al_{0.02})_5(Al_{0.38}Si_{7.62})_4(OH)_2$ : F = 18.1; N<sub>g</sub> = 1.642; N<sub>p</sub> = 1.615; N<sub>g</sub> - N<sub>p</sub> = 0.027; c : N<sub>g</sub> = 18°; -2V = 80°; a<sub>0</sub> = 9.85 ± 0.04; b<sub>0</sub> = 18.05 ± 0.01; c<sub>0</sub> = 5.29 ± 0.01 Å;  $\beta$  = 104.89°.

МИНЕРАЛОГИЯ № 2 2015

Размер отдельных тел родингитов впечатляющий: длина до 100 м при мощности 1–2 м. Диопсид, ассоциирующий с тремолитом (табл. 6, ан. 1), по всем характеристикам близок к диопсидам «родингитового» типа (Добрецов и др., 1971). Родингиты тремолитового состава также отмечены в составе нефритовой провинции Южного Урала (Архиреев и др., 2011; 2014).

Родингиты метасоматически замещаются клинохлоровыми хлоритолитами (рис. 3, обр. 7706). Постродингитовые образования представлены хлоритолитами с железистым клинохлором ( $F_{ofut} = 22-28$ ;  $N_g = 1.598 \pm 0.003$ ;  $N_p = 1.592 \pm 0.003$ ;  $a_0 = 5.325 \pm 0.005$ ;  $b_0 = 2.243 \pm 0.002$ ;  $c_0 = 14.267 \pm 0.008$ Å;  $\beta = 96.87^{\circ}$ , табл. 6). С высокожелезистым клинохлором (рис. 3д) постоянно отмечается пироаурит –  $Mg_6Fe_2(OH)_{16}CO_3 \cdot 4H_2O$  ( $n_0 = 1.564$ ;  $n_e = 1.543$ ; межплоскостные расстояния – 7.764 (10); 3.927 (7); 2.573 (4); 2.397 (4); 1.971 (4); 1.671 (1); 1.560 (2); дебаеграмма снята С.В. Непримеровой на кафедре кристаллографии СПбГУ (Белковский и др.,1995)). В хлоритолитах куртинского комплекса впервые для Урала обнаружена и изучена редкометальная



Таблица б

74

Table 6 0 – Fe-clinochlore from rare metal chloritolit; 11, 12 – the same with margarite, fergusonite, and monazite, Mauk (Levin et al., 1997; Popov, Gubin, 2010). Minerals of магнетит. Минералы хлоритолитов: 10 – железистый клинохлор из редкометальных хлоритолитов, гора Высокая; 11, 12 – то же с маргаритом, фергусоalc-carbonate rocks: 13, 14- talc; 15-breunnerite. Diopside (an. 1) and magnetite (an. 9) contain 0.12 and 1.02 wt. % Cr.O., respectively. Analyses were carried out in the F нитом и монацитом, Маук (Левин и др., 1997; Попов, Губин, 2010). Минералы тальк-карбонатных пород: 13, 14 – тальк; 15 – брейнерит. Дополнительно в анализах 1 и 9 определено содержание Cr<sub>2</sub>O<sub>3</sub> (мас. %) соответственно: 0.12 и 1.02. Анализы выполнены: 2–10 – Центральная химлаборатория ПО «Уралгеология», аналитик Н.Ф. Колосова; 11, 12 – Полевская химлаборатория (Левин и др., 1997); 1, 13–15 – микрозонд ЕDAX-9100, СПбГУ, аналитик Note. Minerals of rodingite: 1 – diopside; 2–7 – white (an. 2–4) and light green (an. 5–7) tremolite; 8 – clinochlore from chloritolite; 9 – magnetite. Minerals of chloritolite: 11.3 19.8 17.8 17.2 11.2 27.8 28.5 30.2 10.7 6.5 9.2 Примечание. Минералы родингитов: 1 – диопсид; 2–7 – белый (ан. 2–4) и светло-зелёный (ан. 5–7) тремолит; 8 – клинохлор из хлоритолитов; 9 100.14 Cymma 100.73 100.00 00.00 95.65 99.36 99.75 99.34 99.48 99.65 99.42 79.97 99.95 99.77 95.61 Химический состав (мас. %) минералов родингитов, хлоритолитов и тальк-карбонатных пород горы Высокой % Не опр. -0<sup>-</sup>Н 0.18 0.12 0.25 1.58 Chemical composition of minerals from rodingite, chloritolite, and talc-carbonate rocks of the Mt. Vysokaya (wt. 0.52 I Ι L H,O<sup>+</sup> 12.40 12.20 11.27 2.46 2.42 1.68 1.78 2.32 2.40 8.55 I I I L Не опр. Не опр. He oпp. | He oпp. Не опр. Не опр. Не опр. Не опр. He onp. He onp. Не опр. Не опр. He oпp. He oпp. 51.17 0.00 0.10çõ He onp. Не опр. He onp. Не опр. Не опр. Не опр. He onp. 0.15 0.00 NiO 0.11 Не опр Не обн Не опр 0.12 0.06K,0 0.04 0.09 0.09 0.040.040.040.04 0.00 0.00 Не опр. Na,O Минералы тальк-карбонатных пород Не опр 0.19 0.55 0.78 0.19 0.15 0.300.00 0.29 0.29 0.00 G 5 Минералы хлоритолитов Минералы родингитов He onp. 24.34 11.29 11.05 13.36 11.70 11.82 CaO 10.87 1.040.23 0.91 0.15 0.00 0.00 0.42 22.18 21.17 19.39 23.23 21.75 22.06 30.34 29.95 40.56 22.05 19.81 MgO 19.77 32.04 17.41 0.22 Не опр. MnO <0.05 0.15 0.12 0.15 0.240.24 0.06 0.15 0.00 0.00 0.31 0.09 0.31 0.31 13.46 12.63 11.97 95.67 FeO 3.35 4.08 7.50 7.04 6.70 4.87 1.608.27 2.14 1.483.71 He onp. He onp. He onp.  $\mathrm{Fe}_{\mathcal{O}_3}$ 1.15 3.97 0.68 0.76 0.82 0.70 0.70 2.60 3.70 3.89 I А.Р. Нестеров (Белковский и др.,1995). Не опр. Не опр. Не опр. Al,O, 14.68 17.67 24.99 20.52 0.902.35 2.49 2.52 1.60 0.63 0.57 1.02 He onp. He onp. He onp. TiO 0.07 0.05 0.06 0.11 0.07 0.05 0.040.29 1.34 0.25 0.12 0.07 30.10 26.56 25.47 63.58 63.95 57.20 58.72 58.44 55.44 54.86 55.34 32.64 0.00 52.83 0.00 SiQ № п/п 15 10 12 13 14 11 0 0 4 5 9 1  $\infty$ 6

Central Chemical Laboratory, analyst N.F. Kolosova, PO Uralgeologiya, (2–10); Polevskaya Chemical Laboratory (11, 12) (Levin et al., 1997); EDAX-9100 microprobe,

analyst A.R. Nesterov, St. Petersburg State University (1, 13–15) (Belkovsky et al., 1995)

минерализация - бадделеит, кальциртит, цирконолит, циркон, перовскит, генетически связанная с карбонатитами (Белковский, Нестеров, 1990а; 1990б; 1999). Позднее акцессорная редкометальная и редкоземельная минерализация была установлена также и в хлоритолитах офиолитовых комплексов Урала (Левин и др., 1995; Попов, Губин, 2010). Некоторые проявления рассматриваемых пород (табл. 6, ан. 11-12) были выделены в составе Силачского лестиварит-(сиенит)-карбонатит-хлоритолитового комплекса (Левин и др., 1995, 1997). Абсолютный возраст редкометальных хлоритолитов, определённый уран-свинцовым методом по эшиниту и монациту, составляет 440 млн лет (Левин и др., 1997). Имеющийся фактический материал и опубликованные данные позволили автору выделить самостоятельную формацию редкометальных хлоритолитов, генетически связанную с карбонатитами доломитовой и доломит-кальцитовой фаций (Белковский, Нестеров, 1999). Следует отметить, что серпентинизация офиолитовых пироксенитов с образованием по ним тремолит-хлоритовых и тальккарбонатных пород (табл. 6, ан. 11-12) отмечена на примере ряда мафит-ультрамафитовых пород Байкальской горной области (Грудинин, 1979), Тувы, Монголии (Еремеева, 1965) и юго-восточной части Балтийского щита (Слюсарев, Куликов, 1973). Апопироксенитовые родингиты диопсид-гранат-цоизитового состава последними авторами обнаружены были в мафитовом массиве Пулоозеро-2.

В изученной автором ассоциации родингиты, хлоритолиты и пироксениты замещаются тальккарбонатными породами, карбонат в которых представлен брейнеритом (табл. 6, ан. 13–15).

В заключение следует отметить:

серпентинизация мантийных пироксенитов сопровождается сбрасыванием в зонах развития аномально высокожелезистого антигорита (F<sub>общ</sub> = 11.2) больших объёмов оксида кальция в виде низкожелезистого тремолита (F<sub>общ</sub> = 6.1–11.3);

– железистость минералов родингитов «копирует» железистость исходного хромдиопсида ( $F_{oбщ} = 8-9$ );

- продукты корового метаморфизма барических пироксенитов (хромдиопсид<sub>8-9</sub>  $\pm$  цинксодержащий алюмохромит  $\pm$  хроммагнетит  $\pm$  гранат) представлены родингитами (тремолит<sub>8-9</sub> + антигорит<sub>9</sub> + диопсид<sub>9-10</sub>  $\pm$  тремолит<sub>18-19</sub>  $\pm$  магнетит), редкометальными хлоритолитами (хлорит<sub>28</sub> + пироаурит<sub>25</sub>  $\pm$  бадделеит  $\pm$  кальциртит) и тальк-карбонатными породами (цифрами указана общая железистость минералов);

 – куртинский эклогит-сланцевый комплекс является уникальным объектом, в котором сохранились редкие для Урала нефритовидные тремолитовые родингиты и апородингитовые редкометальные хлоритолиты, генетически связанные с карбонатитами доломит-кальцитовой фации.

### Литература

Архиреев И.Е., Макагонов Е.П., Котляров В.А., Кабанова Л.Я. Южноуральская нефритоносная провинция // Разведка и охрана недр. 2011. № 3. С. 18–22.

Архиреев И.Е., Макагонов Е.П., Котляров В.А. Минералого-геохимические особенности метасоматитов нефритового проявления «Факультетское», Южный Урал // Металлогения древних и современных океанов–2014. Миасс: ИМин УрО РАН, 2014. С. 203–207.

Белковский А.И., Локтина И.Н. Отчёт о результатах поисково-оценочных работ на железистые кварциты по восточной контактной зоне Уфалейского гнейсо-мигматитового комплекса, проведённых в 1972–1973 г. Челябинск: Геолфонды ЧКГРЭ, 1974ф. 232 с.

Белковский А.И., Локтина И.Н. Эклогиты восточного обрамления Уфалейского гнейсо-мигматитового комплекса // Доклады АН СССР. 1975. Т. 255. № 4. С. 920–923.

Белковский А.И., Нестеров А.Р. Новый тип редкометальной минерализации в ультрамафитах эклогитовых комплексов // Матер. XII Росс. совещ. по металлогении докембрия. Киев: Наукова Думка, 1990а. С. 77.

Белковский А.И., Нестеров А.Р. Бадделиит и титанклиногумит из хлоритовых пород Среднего Урала // Информ. материалы XI Всесоюзн. совещ. по рентгенографии минерального сырья. Т. 2. Свердловск: ИМин УрО РАН, 1990б. С. 17.

Белковский А.И., Нестеров А.Р. ТК-REE хлоритолиты и серицитолиты Урала // Труды конф. «100 лет изучения карбонатитов Кольского полуострова». СПб: СПбГУ, 1999. С. 110–112.

Белковский А.И., Нестеров А.Р., Непримерова С.В. Минералогия штубахитов Уфалейского метаморфического блока // Уральский минералогический сборник. № 5. Миасс: УрО РАН, 1995. С. 175–182. Белковский А.И., Царицын Е.П., Локтина И.Н. Кристаллохимия и структурный типоморфизм клинопироксенов глубинных мафитов Урала // XII Съезд Международ. минералог. ассоц. Варна, 1982. С. 83.

Вализер П.М. Верхняя серия максютовского комплекса // Уральский минералогический сборник. № 12. Миасс: УрО РАН, 2002. С. 191–203.

Вализер П.М., Русин А.И., Краснобаев А.А., Лиханов И.И. Гранат-пироксеновые и лавсонитсодержащие породы максютовского комплекса (Южный Урал) // Геология и геофизика. 2013. Т. 54. № 11. С. 1754–1765.

*Грудинин М.И.* Базит-гипербазитовый магматизм Байкальской горной области. Новосибирск: Наука CO, 1979. 156 с.

Добрецов Н.Л. Глаукофансланцевые и эклогитглаукофансланцевые комплексы СССР. Новосибирск: Наука СО, 1974. 428 с.

Добрецов Н.Л., Кочкин Ю.Н., Кривенко А.П., Кутолин В.А. Породообразующие пироксены. М.: Наука, 1971. 453 с.

*Еремеева В.П.* О гипербазитах Тувы и Монголии и связанных с ними габброидных породах // Соотношение магматизма и метаморфизма в генезисе ультрабазитов. М.: Наука, 1965. С. 101–111.

Кухаренко А.А., Орлова М.П., Булах А.Г., Багдасаров Э.А., Римская-Корсакова О.М., Нефёдов Е.И., Ильинский Г.А., Сергеев А.С., Абакумова Н.Б. Каледонский комплекс ультраосновных щелочных пород и карбонатитов Кольского полуострова и Северной Карелии. М.: Недра, 1965. 772 с.

Левин В.Я., Роненсон Б.М., Самков В.С. и др. Щёлочно-карбонатитовые комплексы Урала. Екатеринбург: Уралгеолком, 1997. 272 с.

Левин В.Я., Сергеев Н.С., Телегин П.В. Силачский лестиварит-карбонатит-хлоритолитовый комплекс // Горный журнал. Уральское горное обозрение. Изв. ВУЗов. 1995. № 10. С. 82–85.

*Ленных В.И.* Эклогит-глаукофановый пояс Южного Урала. М.: Наука, 1977. 160 с.

*Ленных В.И., Вализер П.М.* Лавсонитовые родингиты максютовского эклогит-глаукофансланцевого комплекса // Ежегодник–1985. Свердловск: УНЦ АН СССР, 1986. С. 73–76. *Малахов И.А.* Петрохимия главных формационных типов ультрабазитов. М.: Наука, 1983. 224 с.

*Мархилевич И.И.* Петрографическое описание Верхне-Уфалейской дачи. Вып. 52. М.: НКТП СССР, 1933. 52 с.

Пинус Г.В., Велинский В.В., Леснов Ф.П., Банников О.Л., Агафонов Л.В. Альпинотипные гипербазиты Анадырско-Карякской складчатой системы. Новосибирск.: Наука, 1973. 320 с.

Плошкина Е.Я., Фоминых В.Г. О составе моноклинных пироксенов некоторых пород Урала // Магматизм, метаморфизм, металлогения Урала. Т. І. Свердловск: ГГИ УФАН СССР, 1963. С. 463– 466.

Попов В.А., Губин В.А. К минералогии карбонатитов и хлоритолитов Маука (Южный Урал) // Уральский минералогический сборник. № 17. Миасс-Екатеринбург: УрО РАН, 2010. С. 51–56.

Слюсарев В.Д., Куликов В.С. Геохимическая эволюция базит-ультрабазитового метаморфизма протерозоя. Л.: Наука ЛО, 1973.156 с.

Штейнберг Д.С., Фоминых В.Г. Клинопироксены из пироксенитов Качканара // Записки ВМО. 1967. Ч. 96. Вып. 2. С. 133–140.

Штейнберг Д.С., Чащухин И.В., Царицын Е.П. Закономерности состава альпинотипных гипербазитов // Ежегодник–1981. Свердловск: УНЦ АН СССР, 1972. С. 48–51.

Штукенберг А.А. Геологический очерк дачи Верхне-Уфалейского завода // Материалы для геологии России. Т. XIII. СПб: Изд. СПб. Минерал. о-ва, 1889. С. 52–94.

*Borley J.D., Saddaby P.* Stressed pyroxenite nodules from the Jagerfontein kimberlite // Mineralogical Magazine. 1975. V. 40. № 309. P. 6–12.

*Trask U.J.* Ultramaphic xenolitiths in basalt, New County, Nevada // U. S. Geol. Surv., Prof. Paper. 1960. № 650-D. P. 43–48.

Поступила в редакцию 16 августа 2014 г.