= МИНЕРАЛЫ И ПАРАГЕНЕЗИСЫ МИНЕРАЛОВ ==

АЛЮМОСУЛЬФАТ-ФОСФАТЫ ИЗ КВАРЦИТОПЕСЧАНИКОВ И КВАРЦЕВЫХ ЖИЛ г. ЧЕРНОЙ (ПРИПОЛЯРНЫЙ УРАЛ)

© 2022 г. Н. Ю. Никулова^{1, *}, д. чл. Н. В. Сокерина¹, д. чл. О. В. Гракова¹, д. чл. И. В. Козырева¹, д. чл. В. Н. Филиппов¹

¹Институт геологии Коми НЦ УрО РАН, ул. Первомайская, 54, Сыктывкар, 167982 Россия

*e-mail: nikulova@geo.komisc.ru

Поступила в редакцию 12.01.2022 г. После доработки 06.04.2022 г. Принята к публикации 07.04.2022 г.

Приведены результаты изучения алюмосульфат-фосфатов из кварцитопесчаников и кварцевых жил Кожимского района Приполярного Урала. Особенности состава, строения минералов и взаимоотношения с вмещающими породами позволяют предположить метасоматическое происхождение алюмосульфат-фосфатной минерализации в кварцитопесчаниках. Сделано предположение о том, что сванбергит и гойяцит из кварцевых жил и кварцитов образовались из единого гидротермального источника в хрусталеносную стадию становления кварцевых жил.

Ключевые слова: сванбергит, гойяцит, химический состав, кварцитопесчаник, кварцевые жилы, минерализация, Приполярный Урал

DOI: 10.31857/S0869605522030078

В Кожимском районе Приполярного Урала в породах различного состава и возраста распространены кварцевые жилы, содержащие алюмосульфат-фосфатную минерализацию. В районе кварцевого месторождения Желанное жилы, приуроченные к породам обеизской свиты нижнего ордовика, в разное время изучались в связи с их предполагаемой золотоносностью и поисками проявлений имеющего геммологическую ценность лазулита (Беляков, 1945; Буканов и др., 1973; Литошко, Буканов, 1989; Козлов, 1988; Кузнецов, 1998; Кузнецов и др., 2012; Репина, 2016; Сокерина, Шанина, 2001). Наиболее распространенным минералом таких жил является лазулит. Типоморфными минералами лазулитоносных ассоциаций являются гематит, турмалин, кианит, хлоритоид, рутил, мусковит, алунит, андалузит, апатит и флоренсит (Буканов, Буканова, 1973; Литошко, Буканов, 1989; Репина, 2016). Редко встречается сванбергит – SrAl₃[PO₄][SO₄](OH)₆ – стронциевый сульфатофосфат группы бедантита, надруппы алунита. Единичные зерна сванбергита описаны в этом районе в гематиткварцевых сланцах метаморфизованной коры выветривания позднекембрийского возраста (Козырева, Швецова, 2001) и терригенных породах позднекембрийско-раннеордовикской алькесвожской толщи (Ефанова и др., 2002).

Проявление алюмосульфат-фосфатной минерализации в кварцитопесчаниках на Приполярном Урале установлено нами впервые в 2003 г. Кварцитопесчаники обеизской свиты нижнего ордовика, содержащие до 40 об. % сванбергита, обнаружены на северо-западном склоне г. Черной, в районе кварцевого месторождения Желанное



Рис. 1. Схема и геологического строения участка "Лазулитовый" (по материалам Л.И. Ефановой). *1* – почвенно-растительный слой; *2* – кварцитопесчаники (O₁ ob); *3* – риолитовые порфиры (λπV); *4* – кварцевые жилы: с лазулитом (а), с гематитом (б); *5* – предполагаемые разломы; *6* – элементы залегания; *7* – место отбора пробы кварцитопесчаников.

Fig. 1. Geological scheme of the Lazulitovy site (after L.I. Efanova). 1 - soil and vegetation layer; 2 - quartzite sandstone (O₁ob); 3 - rhyolite porphyry ($\lambda \pi V$); 4 - quartz veins: with lazulite (a), with hematite (6); 5 - supposed faults; 6 - mode of occurrence; 7 - point of sampling of quartzite sandstones.

(рис. 1), вблизи известного проявления лазулита в кварцевых жилах, а затем сванбергит установлен и в самих этих жилах.

Целью изучения алюмосульфат-фосфатов из кварцитопесчаников и кварцевых жил была детальная комплексная характеристика химических и морфологических особенностей редко встречающихся минералов (в том числе, в экзотической форме существования — в составе кварцитопесчаников), позволяющая сделать предположение об источниках вещества, участвовавшего в формировании этого необычного рудопроявления.

МАТЕРИАЛЫ И МЕТОДЫ

Петрографический состав содержащих алюмосульфат-фосфаты кварцитопесчаников изучен в прозрачных шлифах. Содержания породообразующих оксидов определены традиционным весовым химическим методом. Выделенные по стандартной методике (дробление, бромоформирование, разделение на электромагнитные фракции) зерна минералов были помещены в эпоксидную шашку. Микрозондовые исследования проводились на сканирующем электронном микроскопе TESCAN VEGA3 LMH с энерго-дисперсионной приставкой X-MAX 50 mm Oxford instruments при ускоряющем напряжении 20 кВ, диаметре зонда 180 нм и области возбуждения до 5 мкм, и сканирующем электронном микроскопе JSM—6400 с энергетическим спектрометром Link, с ускоряющим напряжением и током на образцах — 20 кВ и 2 × 10^{-9} A соответственно, и сертифицированными стандартами фирмы "Microspec". Содержания редкоземельных элементов (РЗЭ) определялись методом ICP MS. Все анализы выполнены в ЦКП "Геонаука" Института геологии Коми НЦ УрО РАН.

Формулы минералов (табл. 1) рассчитаны на сумму атомов P + S = 2 (Булах и др., 2014). Межвидовая граница между гояцитом и сванбергитом проведена по формульным коэффициентам P > 1.5 и S < 0.5 (Bayliss et al., 2010).

ГЕОЛОГИЧЕСКОЕ СТРОЕНИЕ УЧАСТКА "ЛАЗУЛИТОВЫЙ"

На северо-западном склоне г. Черной (65°26'61" с.ш., 60°37'67" в.д.) расположены крупноглыбовые элювиальные развалы и разрозненные коренные выходы слоев кварцитопесчаников (азимут падения 20°-30°, угол 25°-30°). Зона разлома с азимутом простирания 70°, секущая по отношению к слоистости песчаников, достигает ширины 150–200 м (рис. 1, б). В области предполагаемого сместителя находится линейно вытянутое тело кварц-полевошпатовых риолитовых порфиров ($\lambda \pi V$) мощностью до 50 м, протягивающееся более чем на 300 м. В зонах лежачего и висячего блоков разлома кварцевые песчаники и риолитовые порфиры катаклазированы. В висячем блоке риолитов обнаружено большое количество фрагментов жил молочно-белого кварца, содержащих лазулит (обр. 17-19-2, 3, 6, 10). Отложения обеизской свиты представлены мелкозернистыми светло-серыми кварцитопесчаниками. Вблизи контакта с риолитами в элювиальных развалах встречены две необычных разновидности кварцитопесчаников — белые массивные, равномерно по всей массе цемента пропитанные лазулитом (обр. 2002-11), и светло-серые с кремовым оттенком полосчатые (обр. 2002-12). Полосчатость обусловлена чередованием светлых относительно более крупнозернистых слойков толщиной 1-2 мм и темных тонкозернистых слойков толщиной 4-6 мм. В зоне перехода от полосчатых кварцитопесчаников к светло-серым массивным песчаникам, типичным для обеизской свиты, тонкозернистые темноцветные слойки часто разорваны и проявляются в виде овальных пятен, длинные оси которых вытянуты в направлении, совпадающем с полосчатостью. По результатам проведенного методом ISP-MS масс-спектрального анализа, содержание Sr в кварцитопесчаниках составляет 1640 г/т.

Жилы, часто содержащие включения лазулита размером до нескольких сантиметров, сложены средне-крупнозернистым молочно-белым иногда до полупрозрачного кварцем, в котором изредка наблюдаются пустоты и трещины, выполненные мелкими (до 5 мм) кристаллами горного хрусталя и пластинчатым гематитом.

АЛЮМОСУЛЬФАТ-ФОСФАТЫ В КВАРЦИТОПЕСЧАНКЕ

Содержащий алюмосульфат-фосфаты кварцитопесчаник имеет полосчатую текстуру, обусловленную чередованием светлых и темных слойков, отличающихся по структуре, текстуре, минеральному и гранулометрическому составу (рис. 2, *a*).

Светлые слойки с неравномерно-зернистой гранобластовой и мозаичной структурой и массивной текстурой с пленочным железистым цементом и редкими одиночными чешуйками серицита, сложены зернами кварца размером от 0.2 до 1.0 мм (рис. 2, *a*). Наиболее крупные, обычно овальные, зерна располагаются длинной осью под углом 45°– 50° к полосчатости. Сванбергит встречается в виде отдельных кристаллов размера 0.04–0.1 мм и их сростков, часто выполняющих роль цемента между кварцевыми зернами. Кристаллы сванбергита прозрачные, почти квадратной формы с высоким ре-

Tau	1			endin		1 M L	10 (0		n hin	bitate		II De II	ninnen		hnarr	
№ п/п	N⁰ 3ep- Ha	№ ана- лиза	Al ₂ O ₃ 1	205	so ₃	CaO 1	rio ₂ s	iO ₂ F	e2O3	SrO E	aO L:	^a 203 C	e2O3 N	d ₂ O ₃ C	умма	Формула (P+S=2)
											Сван(бергит,	кранда.	плит из	кварці	итопесчаника
1	-	3^{-1}	33.04	9.16	4.84 (0.82 (9.22	1	- 2	0.52				8	8.60 ($(Sr_{0.87}Ca_{0.06})_{20.93}(Al_{2.85}Ti_{0.01})_{22.86}[PO_4]_{0.44}[PO_5OH]_{0.75}[SO_4]_{0.81}(OH)_{6}$
2		3-2	34.95 2	5.05	9.28	5.74	I	1	-	0.83 0	.25	I	1	-	37.10	$(Ca_{0.51}Sr_{0.45}Ba_{0.01})_{20.97}Al_{2.92}[PO_4]_{0.72}[PO_3OH]_{0.78}[SO_4]_{0.49}(OH)_6$
Э		3 - 3	33.42 2	3.77	9.23	3.50 (0.26	I	- -	3.96 2	.71	I	I	8	6.85 ($(Sr_{0.60}Ca_{0.28}Ba_{0.08})_{20.95}(Al_{2.91}Ti_{0.01})_{22.92}[PO_4]_{0.66}[PO_3OH]_{0.83}[SO_4]_{0.51}(OH)_{6}$
4	2	$^{4-1}$	32.97	7.78	6.01	1.37	I	I	-	9.80	1	1	I	8	:7.93 ($(\mathrm{Sr}_{0.85}\mathrm{Ca}_{0.11})_{20.96}\mathrm{A}_{2.87}\mathrm{[PO_4]}_{0.53}\mathrm{[PO_3OH]}_{0.58}\mathrm{[SO_4]}_{0.89}\mathrm{(OH)}_{6}$
5		4-2	33.39 2	4.63	8.76	3.85 (0.43	1	-	3.86 2	.26	1	1	-	37.18 ($(Sr_{0.59}Ca_{0.30}Ba_{0.06})\Sigma_{0.95}(Al_{2.87}T_{0.02})\Sigma_{2.89}[PO_4]_{0.57}[PO_3OH]_{0.95}[SO_4]_{0.48}(OH)_6$
6		4 - 3	34.06 2	5.20	9.03	5.97 (0.43	1	-	1.99	1	I	I	8	6.68 ($(\mathrm{Sr}_{0,49}\mathrm{Ca}_{0,46})_{\Sigma 0,95}(\mathrm{Al}_{2,86}\mathrm{Ti}_{0,02})_{\Sigma 2,88}[\mathrm{PO}_{4}]_{0,54}[\mathrm{PO}_{3}\mathrm{OH}]_{0,98}[\mathrm{SO}_{4}]_{0,48}(\mathrm{OH})_{6}$
7	3	5 - 1 - 1	32.78	7.68 1	6.15	1.42	I	I	-	8.93	1	1	I	8) 96.9	$(Sr_{0.8l}Ca_{0.1l})_{20.92}Al_{2.85}[PO_4]_{0.4l}[PO_3OH]_{0.69}[SO_4]_{0.80}(OH)_{60}$
8		5 - 1 - 2	33.30 2	2.35 1	1.21	2.81	I	1	-	6.63	1	I	1	8	6.30 ($(Sr_{0.7l} Ca_{0.22})_{\Sigma 0.93} AI_{2.87l} PO_4 I_{0.45} [PO_3 OH]_{0.94} [SO_4 I_{0.62} (OH)_6$
6	4	9	32.61	7.89 1.	5.79	1.67	I	-	0.25 1.	8.63	I	I	I	- 8	6.84 ($(Sr_{0.80}Ca_{0.13})\Sigma_{0.93}(Al_{2.85}Fe_{0.01})\Sigma_{2.86}[PO_4]_{0.45}[PO_3OH]_{0.67}[SO_4]_{0.88}(OH)_{6}$
10	5	7 - 1	33.01 2	0.93 1.	2.22	1.45	I	I	-	9.19	I	I	I	8	6.80 ($(\mathrm{Sr}_{0.83}\mathrm{Ca}_{0.12})_{\mathrm{Z0},94}\mathrm{Al}_{2.89}[\mathrm{PO}_{4}]_{0.57}[\mathrm{PO}_{3}\mathrm{OH}]_{0.75}[\mathrm{SO}_{4}]_{0.68}(\mathrm{OH})_{6}$
11		7-2	33.25 2	0.70	3.40	2.41	Ι	Ι	-	7.55	I	I	I	-	31.31	$(Sr_{0,74}Ca_{0,19})\Sigma_{0.93}Al_{2.84}[PO_4]_{0.38}[PO_3OH]_{0.90}[SO_4]_{0,73}(OH)_6$
12	9	7-5	32.70	9.04 l.	4.46 (0.51 (9.22	I	- 2	1.10	I	I	Ι	- 8	8.03 ($(\mathrm{Sr}_{0,91}\mathrm{Ca}_{0,04})_{20,95}(\mathrm{Al}_{2.86}\mathrm{Ti}_{0.02})_{22.88}[\mathrm{PO}_{4}]_{0.54}[\mathrm{PO}_{3}\mathrm{OH}]_{0.66}[\mathrm{SO}_{4}]_{0.80}(\mathrm{OH})_{6}$
13	7	8 - 2 - 1	33.15 2	2.61	0.68	3.19	I	-	0.27	6.52	1	1	I	8	6.42 ($(Sr_{0,7l}Ca_{0.25})_{20,96}(Al_{2.88}Fe_{0.01})_{22,89}[PO_4]_{0,59}[PO_3OH]_{0.82}[SO_4]_{0,59}(OH)_{6}$
14		8-2-2	32.45 2	0.67 1.	3.66	1.27	Ι	-	0.27	7.39	- 0	.34 0	0.74 0	.49 8	:7.28 ($(Sr_{0,73}Ca_{0,10}Ce_{0,02}La_{0,01}Nd_{0,01})_{\Sigma 0,87}(Al_{2,76}Fe_{0,01})_{\Sigma 2,77}[PO_4]_{0,03}[PO_3OH]_{1,24}[SO_4]_{0,74}(OH)_{6,74}(OH)_{7,77}(OH)_{7,77}(OH)$
-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	Гояг	цит из к	варцит	опесчал	ника
15	~	5 - 2 - 1	33.22 2	4.85	8.60	3.26		1	- <u>-</u> -	5.97				8	5.90 ($(Sr_{0,67}Ca_{0,25})_{\Sigma0,93}Al_{2,85}[PO_4]_{0,41}[PO_3OH]_{1.12}[SO_4]_{0,47}(OH)_{6}$
16		5-2-2	33.94 2	5.67	8.27	5.17 (0.35	1	- -	3.30	1	I	I	8	6.70 ($(Sr_{0.55}Ca_{0.40})\Sigma_{0.95}(Al_{2.86}Ti_{0.02})\Sigma_{2.88}[PO_4]_{0.54}[PO_3OH]_{1.02}[SO_4]_{0.44}(OH)_{6}$
17	6	7–3	33.04 2	6.42	5.82	1.14	I	I	-	9.57	I	I	I	8) 66.5	$(Sr_{0.85}Ca_{0.09})x_{0.94}Al_{2.91}[PO_{4}l_{0.62}[PO_{3}OH]_{1.05}[SO_{4}l_{0.33}(OH)_{6}$
18		7-7	34.03 2	4.87	8.67	5.78 (0.43	-	0.22 1	1.84	1	1	1	8	5.84 ($(Sr_{0,50}Ca_{0,45})\Sigma_{0,95}(Al_{2,91}Ti_{0,02}Fe_{0,01})\Sigma_{2,94}[PO_4]_{0,72}[PO_5OH]_{0,81}[SO_4]_{0,47}(OH)_{6,47}[OH]_{0,81}[SO_{2}OH]_{$
-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	CBah	бергит	из квар	цевой	жилы
19	10	3 - 1	32.42	8.50 1.	4.58 (18.0	1	1	1.57 1.	8.03	-	0.30 6	.94 0	.26 8	37.41 ($(Sr_{0,79}Ca_{0,07}Ce_{0,03}La_{0,01}Nd_{0,01})_{\Sigma_{0,89}}(Al_{2,87}Fe_{0,099})_{\Sigma_{2,96}}[PO_4]_{0,67}[PO_3OH]_{0,51}[SO_4]_{0,82}(OH)_{6,70}[PO_{2,01}PO$
20		3 - 3	33.70 2	0.23 1	4.12 (06.0	- -	:34	1.29 2	0.01	-	0.26 6	.66	9	14.51 ($(Sr_{0,84}Ca_{0,07}Ce_{0,02}La_{0,01})_{\Sigma 0,93}(Al_{2.87}Fe_{0,07})_{\Sigma 2,94}[PO_{4}l_{0,67}[PO_{3}OH]_{0.57}[SO_{4}l_{0.76}(OH)_{6,70}]_{0.76}(OH)_{6,70}$
21	Ξ	5-2	34.36 2	0.85 1-	4.09	2.24	ۍ ا	: 20	1.42 1,	6.39	-	09.0	.22 0	.50 9	4.87 ($(Sr_{0,67}Ca_{0,17}Ce_{0,03}La_{0,02}Nd_{0,01})\underline{z}_{0,90}(Al_{2,87}Fe_{0,08})\underline{z}_{2,95}[PO_4]_{0,64}[PO_3OH]_{0,61}[SO_4]_{0,75}(OH)_{6,10}[SO_{10,75}(OH)_{6,10}]_{0,10}[SO_{10,75}(O$
22	12	3-2	31.86	9.25 1	3.55	H.I	I	-	0.21 1.	5.97	-	.65	0 62.1	.76 &	35.15 ($(Sr_{0,70}Ca_{0.09}Ce_{0.05}La_{0.02}Nd_{0.02})z_{0.88}(Al_{2.84}Fe_{0.01})z_{2.85}[PO_{4}l_{0.30}[PO_{5}OH]_{0.93}[SO_{4}l_{0.77}(OH)_{6}$
23	14	1-1	31.97	8.48 1	4.39 (0.96	1	-	1.44	8.39	1	-	.66	8	6.29 ($(Sr_{0.81}Ca_{0.08}Ce_{0.02})_{20.90}(Al_{2.85}Fe_{0.08})_{\Sigma 2.93}[PO4l_{0.60}[PO_{3}OH]_{0.58}[SO4]_{0.52}(OH)_{6}$
24	15	14-2	32.76	8.86 1	4.94	II.I	1	-).69 1	9.12	1	I	I	8	7.48 ($(Sr_{0.82}Ca_{0.09})_{\Sigma_{0.90}}(Al_{2.84}Fe_{0.04})_{\Sigma_{2.88}}[PO_4]_{0,44}[PO_3OH]_{0.73}[SO_4]_{0.83}(OH)_{6}$
												Γo.	яцит из	кварце	вой жи	IJIbi
25	16	13 - 1	31.03 2	3.75	7.08	1.29	1	1	-	8.11		1			31.26 ($(Sr_{0.83}Ca_{0.11})_{\Sigma 0.93}Al_{2.88}[PO_4]_{0.50}[PO_3OH]_{1.08}[SO_4]_{0.42}(OH)_{6}$
26	17	23-6	32.75 2	4.49	8.07 (9.64	I	-	0.56 2	0.10	I	I	I	- 8	.6.61 ($(\mathrm{Sr}_{0.87}\mathrm{Ca}_{0.05})_{\Sigma 0.92}(\mathrm{Al}_{2.88}\mathrm{Fe}_{0.03})_{\Sigma 2.91}[\mathrm{PO4}_{10.58}]\mathrm{PO3}\mathrm{OH}_{10.97}[\mathrm{SO4}_{10.45}(\mathrm{OH})_{6}$
27	18	6 - 1	32.06 2	3.89	8.86	3.22 (9.46	Ι	- 1	5.47	1	Ι	Ι	- 8	3.96 ($(Sr_{0,67}C^{a_{0,26}})_{\Sigma_{0,92}}(Al_{2,81}Ti_{0,03})_{\Sigma_{2,84}}[PO_{4}]_{0,36}[PO_{3}OH]_{1,15}[SO_{4}]_{0,49}(OH)_{6}$
При	імеча	ание. ф	гумдод	ы расс	считал	ны по	: Бул:	и и хе	p., 201	l4. ∏p	очерн	с означ	тает, ч	го соде	тржани	ие ниже предела обнаружения.

Таблица 1. Химический состав (мас. %) алюмофосфатов из песчаников и кварцевых жил Table 1. Chemical composition (wt %) of alumophosphates from sandstones and quartz veins



Рис. 2. Алюмосульфат-фосфаты из кварцитопесчаников: a – контакт кварцевого и "сванбергитового" слойков, фото шлифа обр. 2002-12; δ – кристаллы сванбергита в кварцевом слойке, фото шлифа обр. 2002-11-2; e – кристалл сванбергита, обр. 2002-12-2, фото во вторичных электронах; e – псевдокубическое зерно, сложенное микрокристаллами, обр. 2002-12-3, фото во вторичных электронах; d – внутреннее строение кристалла, обр. 2022-12-3, где: 1 – сванбергит, 2 – вудхаузет-сванбергит, фото в отраженных электронах; e – кристаллы гойяцита (1) и сванбергита (2) в зерне лазулита, обр. 2002-11-5, фото в отраженных электронах. **Fig. 2.** Alumosulfate-phosphates from quartzite sandstones: a – contact between quartz and svanbergite layers, photograph of thin section, sample 2002-12; δ – svanbergite crystals in a quartz layer, photograph of thin section, sample 2002-11-2; e – svanbergite crystal, sample 2002-12-2. SE image; e – pseudocubic grain composed by microcrystals, sample 2002-12-3. SE image; d – internal structure of the crystal, sample 2022-12-3, where: 1 – svanbergite, 2 – woodhouseite-svanbergite. BSE image; e – crystals of goyazite (1) and svanbergite (2) in a grain of lazulite, sample 2002-11-. BSE images.

льефом и низкими серыми цветами интерференции и спайностью, направленной под углом около 60° к боковым граням (рис. 2, δ). В светлых слойках сванбергит занимает 5–7% наблюдаемой в шлифе площади. В сростках со сванбергитом в межзерновом пространстве изредка наблюдаются выделения светло-голубого лазулита.

Темные слойки характеризуются неравномерно-зернистой гранобластовой структурой основной ткани с редкими чешуйками серицита. В этих слойках кристаллы сванбергита размером от 0.015 до 0.08 мм занимают до 30–40% наблюдаемой в шлифе площади, пропитывая породу и являясь, по сути, базальным цементом (рис. 2, *a*). Примерно 3% приходится на округлые зерна лейкоксена размером от 0.016 до 0.2 мм.

Акцессорные минералы в светлых и темных слойках представлены титанитом (до 1–2%), эпидотом и турмалином. Хорошо окристаллизованные таблитчатые зерна новообразованного гематита составляют около 1%. Кроме перечисленных минералов в протолочной пробе в знаковых количествах обнаружены лазулит, циркон, рутил, апатит и монацит.

Сванбергит встречается в виде кристаллов псевдокубического облика, полупрозрачных, бледно-желтого или кремового цвета (рис. 2, e-d), а также микрокристаллов, заключенных в более крупных зернах лазулита (рис. 2, e). Межплоскостные расстояния на дебаеграмме (Å, в скобках интенсивность): 3.48 (5), 2.96 (10), 2.21 (8), 1.897 (5), 1.753 (5), 1.636 (1). Рассчитанные по порошковым данным параметры элементарной ячейки составили: $a = 6.99 \pm 0.02$; $c = 16.53 \pm 0.07$, что практически совпадает с эталонными данными (a = 6.96; c = 16.8) (Васильев и др., 1974). Состав поверхностей и внутренних частей зерен сванбергита из песчаников сходен (и отличается лишь присутствием в центральных частях нескольких зерен (мас. %) Fe₂O₃ 0.22–0.25, TiO 0.22–0.43 и незначительных количеств легких лантаноидов в микрокристаллах сванбергита, заключенных в зернах лазулита (табл. 1).

АЛЮМОСУЛЬФАТ-ФОСФАТЫ ИЗ КВАРЦЕВЫХ ЖИЛ

В кварцевых жилах алюмосульфат-фосфаты встречаются в виде кристаллов внутри линзовидных образований, сложенных микрочешуйчатым серицитом (рис. 3, *a*) или гематитом (рис. 3, *b*), в виде микроагрегатных скоплений (рис. 3, *b*) и отдельных кристаллов (рис. 3, *c*), выполняющих микротрещины, а также одиночных кристаллов без видимых подводящих трещин в зернах кварца (рис. 3, *d*).

Часто кристаллы имеют неоднородное, зональное строение (рис. 3, δ , e, e, 3). Кроме упомянутых выше минералов, в ассоциации со сванбергитом встречаются турмалин, титанит и циркон, содержащий от 2.66 до 6.77 мас. % Sc₂O₃. В составе алюмосульфатфосфатов из кварцевых жил, содержащих 0.31–0.93 к.ф. сульфат-иона, присутствуют в малом количестве легкие РЗЭ. Внутри некоторых зерен сванбергита хорошо различи-

Рис. 3. Алюмосульфат-фосфаты в кварцевых жилах: a – сванбергит и гематит (светлое) в серицитовой "линзе", обр 17-19-3; δ – зональные кристаллы в микротрещине, выполненной гематитом, обр. 17-19-10; e – микроагрегатное скопление сванбергита, обр.17-12-2; e – отдельные кристаллы сванбергита, обр. 17-19-3; ∂ – микрокристалл сванбергита в кварце обр. 17-19-2; e – зональные кристаллы: 1, 5 – сванбергит; 2 – флоренсит-сванбергит; 3, 4 – вудхаузеит-сванбергит; 6 – гояцит; обр. 17-19-3; κ – микрокристалл флоренсита (точка 2) в зерне сванбергита, обр. 17–19-2; s – зональные зерна сванбергита, обр. 17-19-3. Изображения в отраженных электронах.

Fig. 3. Alumosulfate-phosphates in quartz veins: a – svanbergite and hematite (light) in a sericite "lens", sample 17-19-3; δ – zonal crystals of svanbergite in a microfracture filled with hematite, sample 17-19-10; e – microaggregate accumulation of svanbergite, sample 17-12-2; e – separate svanbergite crystals, sample 17-19-3; ∂ – monocrystal of svanbergite in quartz, sample 17-19-2; e – zonal crystals: 1, 5 – svanbergite (light–hematite), 2 – florensite-svanbergite, 3, 4 – woodhouseite-svanbergite, 6 – goyazite, sample 17-19-3; w – microcrystal of florencite (point 2) in a grain of svanbergite, sample 17-19-2. BSE images.



мы ромбические микрозерна, в которых присутствует вудхаузеитовый (содержание CaO до 6.74 мас. %), а в гояците – крандаллитовый (содержание CaO до 5.78 мас. %) компонент (табл. 1).

ОБСУЖДЕНИЕ РЕЗУЛЬТАТОВ

В песчаниках и кварцевых жилах были установлены алюмосульфат-фосфаты ряда гояцит-сванбергит (Bayliss et al., 2010). По химическому составу в ряду гояцит-сванбергит распространены минералы с промежуточным химическим составом. В них постоянно присутствуют (мас. %): Al_2O_3 31.03–34.95, P_2O_5 17.68–26.42, SO_3 5.82–8.67 в гойяците и 8.76–16.15 в сванбергите (табл. 1). В структурной позиции стронция в виде изоморфной примеси в сванбергите и гояците всегда присутствует кальций (CaO 0.51–6.74 мас. %). В сванбергите, кроме того, содержатся (мас. %): Ce_2O_3 0.66–1.79, Nd_2O_3 0.26–0.76 и La_2O_3 до 0.26–0.65. В сванбергите из песчаников присутствует барий (0.25–0.26 мас. %). Наличие зональности, включений и химический состав стронциевых алюмосульфат-фосфатов и сопутствующих минералов свидетельствуют об их гидротермальном происхождении.

Сходное по набору типоморфных минералов и геологическому строению рудопроявление Литошкинское, приуроченное к тектонической зоне и кварцитам среднепозднерифеского возраста известно на Полярном Урале. Здесь в ассоциации со сванбергитом отмечается широкий спектр сульфат-фосфатных и фосфатных минералов. Кроме минералов ряда вудхаузеит—сванбергит—флоренсит, присутствуют также апатит, алюминиевые сульфат-фосфаты, ксенотим, монацит и некоторые другие. На примере этого рудопроявления В.И. Силаевым и соавторами подробно изучены особенности изоморфизма и кристаллохимии твердых растворов алюминиевых сульфатфосфатов (Силаев и др., 2001). Все минералы, в том числе сванбергит, здесь представлены единичными зернами, в отличие от описанных нами кварцитов, содержащих до 40% сванбергита.

Известно, что образование разнообразных фосфатов характерно для нижней части профиля выветривания, где фосфор и стронций первоначально сорбировались оксидными и гидроксидными минералами железа (Гладковский и др., 1971; Булгакова, 1973; Данилин и др., 1982; Швецова и др., 1989; Козырева, Швецова, 2001). Появление в гидротермальных растворах компонентов для кристаллизации сванбергита могло быть обусловлено взаимодействием питающих растворов и образований древней коры выветривания по породам фундамента. Если глубинное происхождение гидротермальных систем Желаннинского кварцево-жильного рудного поля считается доказанным (Козлов, 1988; Марин и др., 1996), то однозначного доказательства влияния на формирование алюмосульфатно-фосфатной минерализации образований древней метаморфизованной коры выветривания пока нет.

выводы

Анализ полученных данных позволяет считать, что источником фосфора и стронция при образовании алюмосульфатно-фосфатной минерализации в кварцевых жилах и кварцитопесчаниках служили измененные в коре выветривания вендские или рифейские магматические породы основного состава. Такими породами могли быть широко представленные в районе тела габбро-долеритов парнукского ($\nu\beta V_1 p$) комплекса, содержащие, по данным масс-спектрального анализа (ICP MS), 200 г/т Sr. Присутствие в сванбергит-содержащих кварцитоперчаниках титанита, эпидота и гематита также указывает на базитовый источник вещества, привнесенного в монокварцевые породы.

Работа выполнена в рамках проекта НИР "Осадочные формации: вещество, седиментация, литогенез, геохимия, индикаторы литогенеза, реконструкция осадконакопления".

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

Буканов В.В., Буканова В.А., Никитенко И.П. Новые данные о сванбергитизации как процессе околорудного изменения вмещающих пород / Геология и полезные ископаемые северовостока Европейской част СССР и севера Урала. Труды VII геологической конференции Коми АССР. Сыктывкар, **1973**. С. 514–520.

Булах А.Г., Золотарев А.А., Кривовичев В.Г. Структура, изоморфизм, формулы, классификация минералов. СПб: Изд-во Санкт-Петербургского государственного университета, **2014**. 133 с.

Булгакова А.П. Эпигенетический сванбергит в коре выветривания Лебединского месторождения КМА // ЗВМО. **1973**. Вып. 6. С. 702–707.

Васильев Е.К., Кашаева Г.М., Ушаповская З.Ф. Рентгеномерический определитель минералов. М.: Наука, **1974**. С. 59–61.

Данилин Е.Л., Занин Ю.Н., Вахромеев А.М., Глинская Л.Г., Кривопуцкая Л.М., Столповская В.Н., Замирайлова А.Г. Фосфатоносные коры выветривания и фосфориты. М.: Наука, **1982**. 75 с.

Ефанова Л.И., Юдович Я.Э., Котельникова Е.А. К вопросу о возрасте риолитов на хребте Малдынырд / Геохимия древних толщ Севера Урала. Сыктывкар, **2002**. С. 131–132.

Козлов А.В. Хрусталеобразующие гидротермальные системы. Диссертация ... доктора геолого-минералогических наук. Санкт-Петербург: СПбГГИ, **1988**. 446 с.

Козырева И.В., Швецова И.В. Алюмофосфаты лантаноидов, стронция и бария в метаморфических породах на Приполярном Урале / Структура, вещество, история литосферы Тимано-Североуральского сегмента: Информационные материалы 10-й научной конференции. Сыктывкар: Геопринт, **2001**. С. 97–99.

Кузнецов С.К. Жильный кварц Приполярного Урала. СПб: Наука, 1998. 203 с.

Кузнецов С.К., Светова Е.Н., Шанина С.Н., Филиппов В.Н. Элементы примеси в кварце гидротермально-метаморфогенных жил Приполярноуральской провинции // Геохимия, **2012**. № 11. С. 1016–1031.

Литошко Д.Н., Буканов В.В. Лазулит Севера Урала // ЗВМО. 1989. Вып. 1. С. 35-41.

Ляхович В.В. Акцессорные минералы, их генезис, состав и индикаторные признаки. М.: Наука, **1968**. 276 с.

Марин Ю.Б., Капитонов И.Н., Карякина Т.А., Козлов А.В., Лохов К.И., Токарев И.В. Разработка критериев оценки флюидодинамического режима гидротермальных систем на основе газового анализа и изучения изотопии благородных газов включений минералообразующей среды в кристаллах кварца / Информационный бюллетень РФФИ, 4. Науки о Земле, **1996.** 3 с.

Репина С.И. Месторождение жильного кварца и горного хрусталя Желанное. Екатеринбург: УрО РАН, **2016**. 287 с.

Силаев В.И., Филиппов В.Н., Сокерин М.Ю. Твердые растворы вудхаузеит–сванбергит–флоренсит во вторичных кварцитах // ЗВМО. 2001. № 1. С. 99–110.

Сокерина Н.В., Шанина С.Н. Газово-жидкие включения в жильном кварце месторождения Желанное // ЗВМО. 2001. № 4. С. 71–78.

Швецова И.В., Лихачев В.В., Ширяева Л.Л. Стронциевый алюмофосфат в бокситоносной коре выветривания полевошпатовых метосоматитов на Среднем Тимане // Минералогия Тимано-Североуральского региона. Тр. Ин-та геологии Коми научного центра УрО АН СССР; Вып. 72. Сыктывкар, **1989**. С. 17–26.

Юдович Я.Э., Кетрис М.П., Щвецова И.В. Золотоносные кианитовые кварциты в тельпосской свите / Геохимия древних толщ Севера Урала. Сыктывкар, **2002**. С. 127–130.

Alumosulfate-Phosphates from Quartzite-Sandstones and Quartz Veins of the Chernaya Mount (the Circumpolar Urals)

N. Yu. Nikulova^a, *, N. V. Sokerina^a, O. V. Grakova^a, I. V. Kozyreva^a, and V. N. Filippov^a

^aInstitute of Geology of Komi Scientific Centre of the Urals Branch RAS, Syktyvkar, Russia *e-mail: nikulova@geo.komisc.ru

The article displays results of the study of alumosulfate-phosphates occurring in quartzite sandstones and quartz veins of Kozhim region in the Circumpolar Urals. Their mineral composition, and relationship with host rocks suggests a metasomatic origin of the alumo-

sulfate-phosphates mineralization in quartzite sandstones. It is assumed also that svanbergite and goyazite in quartz veins and quartzites were formed from a single hydrothermal source during the crystal-bearing stage of the quartz vein formation.

REFERENCES

Bayliss P., Kolitsch U., Nickel E.H., Pring A. Alunite supergroup: recommended nomenclature, Miner. Mag. 2010. Vol. 74. N 5. P. 919–927.

Bukanov V.V., Bukanova V.A., Nikitenko I.P. New data on svanbergitization as a process of near-ore alteration of host rocks. In: Geology and minerals of the north-east of the European part of the USSR and the north of the Urals. Proc. of the VII Geological Conference of the Komi ASSR. Syktyvkar, **1973.** P. 514–520 (in Russian).

Bulakh A.G., Zolotarev A.A., Krivovichev V.G. Structures, isomorphism, formulas, classification of minerals. Saint Petersburg: Saint Petersburg University Press, **2014**. 133 p. (*in Russian*).

Bulgakova A.P. Epigenetic svanbergite in the weathering crust of the Lebedinsky deposit, KMA, Zapiski VMO (Proc. Russian Miner. Soc.). 1973. N 6. P. 702–707 (in Russian).

Vasiliev E.K., Kashaeva G.M., Ushapovskaya Z.F. X-ray determinant of minerals. Moscow: Nauka, **1974**. P. 59–61 (*in Russian*).

Danilin E.L., Zanin Yu.N., Vakhromeev A.M., Glinskaya L.G., Krivoputskaya L.M., Stolpovskaya V.N., Zamirailova A.G. Phosphate-bearing weathering crusts and phosphorites. Moscow: Nauka, **1982**. 75 p. (*in Russian*).

Efanova L.I., Yudovich Ya.E., Kotelnikova E.A. On the question of the age of rhyolites on the Maldynyrd Ridge. In: *Geochemistry of the ancient strata of the Northern Urals.* Syktyvkar, **2002.** P. 131–132 (*in Russian*).

Kozlov A.V. Crystal-forming hydrothermal systems. *Doctoral thesis*. Saint Petersburg: Saint Petersburg Mining University, **1988**. 446 p. (*in Russian*).

Kozyreva I.V., Shvetsova I.V. Lanthanide, strontium and barium aluminophosphates in metamorphic rocks in the Subpolar Urals. In: Structure, substance, history of the lithosphere of the Timan-North Ural segment: Information materials of the 10th scientific conference. Syktyvkar: Geoprint, **2001**, P. 97–99 (in Russian).

Kuznetsov S.K. Vein quartz of the Subpolar Urals. Saint Petersburg: Nauka, 1998. 203 p. (in Russian).

Kuznetsov S.K., Svetova E.N., Shanina S.N., Filippov V.N. Impurity elements in quartz of hydrothermal-metamorphogenic veins of the Subpolar Urals province. *Geochemistry.* **2012**, N 11. P. 1016–1031 (*in Russian*).

Litoshko D.N., Bukanov V.V. Lazulite of the Northern Urals. Zapiski VMO (Proc. Russian Miner. Soc.). 1989. N 1. P. 35–41 (in Russian).

Lyakhovich V.V. Accessory minerals, their genesis, composition and indicator features. Moscow: Nauka, **1968**. 276 p. (*in Russian*).

Marin Yu.B., Kapitonov I.N., Karyakina T.A., Kozlov A.V., Lokhov K.I., Tokarev I.V. Development of criteria for assessing the fluid-dynamic regime of hydrothermal systems based on gas analysis and studying the isotopy of noble gases of mineral-forming medium inclusions in quartz crystals. *RFBR In-formation Bulletin*, 4. Earth Sciences, **1996**. 3 p. (in Russian).

Repina S.I. Deposit of veined quartz and rock crystal Zhelannoye. Yekaterinburg: UrB RAS, **2016**. 287 p. (*in Russian*).

Silaev V.I., Filippov V.N., Sokerin M.Yu. Solid solutions of woodhouseite-svanbergite-florensite in secondary quartzites. Zapiski VMO (Proc. Russian Miner. Soc.). 2001. N. 1. P. 99–110 (in Russian).

Sokerina N.V., Shanina S.N. Gas-liquid inclusions in vein quartz of the Zhelannoye deposit. Zapiski VMO (Proc. Russian Miner. Soc.). 2001. N. 4. P. 71–78 (in Russian).

Shvetsova I.V., Likhachev V.V., Shiryaeva L.L. Strontium aluminophosphate in the bauxite-bearing weathering crust of feldspar metosomatites in the Middle Timan. In: *Mineralogy of the Timan-Severo*uralsk region. Tr. Institute of Geology. Komi Scientific Center. Ural Branch of the Academy of Sciences of the USSR. Iss. 72. Syktyvkar, **1989**. P. 17–26 (in Russian).

Yudovich Y.E., Ketris M.P., Shvetsova I.V. Gold-bearing kyanite quartzites in the Telpos Formation. In: *Geochemistry of ancient sequences of the North Urals.* Syktyvkar, **2002**. P. 127–130 (*in Russian*).