УДК 553.411.071

МИНЕРАЛЫ ОЛОВА И СЕРЕБРА ИЗ НИКОЛАЕВСКОГО ЗОЛОТОРУДНОГО МЕСТОРОЖДЕНИЯ (ЕНИСЕЙСКИЙ КРЯЖ, КРАСНОЯРСКИЙ КРАЙ, РОССИЯ)

Н.П. Сафина^{1,2}, А.А. Обухов², И.А. Блинов¹

¹ Институт минералогии УрО РАН, г. Миасс, safina@ilmeny.ac.ru ² Южно-Уральский государственный университет, филиал в г. Миассе

TIN AND SILVER MINERALS FROM THE NIKOLAEVSKOE GOLD DEPOSIT (YENISEI RIDGE, KRASNOYARSK KRAI, RUSSIA)

N.P. Safina^{1,2}, A.A. Obukhov², I.A. Blinov¹

¹ Institute of Mineralogy UB RAS, Miass, safina@ilmeny.ac.ru ² South Ural State University, Miass

В результате минералогического изучения золотоносной кварцевой жилы Николаевского месторождения Южно-Енисейского рудного района впервые выявлены станнин, фрейбергит и касситерит. Находка Те-канфильдита является первой в России. Особенности химического состава станнина и Те-канфильдита – присутствие примеси цинка (2.8–3.5 и 0.5–0.8 мас. %, соответственно). Полученные материалы показывают, что Николаевское месторождение отличается от месторождений золото-кварц-сульфидной формации в Южно-Енисейском золотоносном районе находками этих минералов.

Илл. 1. Табл. 1. Библ. 9. *Ключевые слова:* золото, Те-канфильдит, кварцевые жилы, Енисейский кряж.

Stannite, freibergite and cassiterite were found for the first time in the gold-quartz vein from the Nikolaevskoe deposit, South Yenisei ore region, Krasnoyarsk krai, Russia. Te-canfieldite was described for the first time in Russia. Stannite and Te-canfieldite are characterized by the presence of Zn: 2.8–3.5 and 0.5–0.8 wt. %, respectively. The presence of these minerals is a specific feature of Nikolaevskoe deposit in comparison with other gold-quartz-sulfide deposits of the South Yenisei ore region.

Figures 1. Tables 1. References 9.

Key words: gold, Te-canfieldite, quartz veins, Yenisei Ridge.

Введение

Николаевское месторождение – типичный представитель золоторудных объектов золото-кварцсульфидной формации на восточной окраине Енисейского кряжа. Для них характерно оруденение в виде кварцевых жил или зон метасоматической проработки в слюдисто-кварц-карбонатных сланцах переменного состава с примесью углеродистого вещества. Рудная минерализация представлена пиритом, пирротином и арсенопиритом, ассоциирующими с золотом. Реже встречаются халькопирит, сфалерит, галенит, висмутин, магнетит и гётит (Сазонов и др., 2010). Имеются упоминания о находках блёклых руд (Васильевское месторождение, Партизанский участок, Южно-Енисейский золотоносный район), марказита, миллерита, полидимита, ильменита (месторождение Первенец, Святодухинский участок, Северо-Енисейский золотоносный район) (Петров, 1974; Казимиров, 2013ф).

В связи с этим представляют интерес находки минералов олова и серебра (станнин, касситерит, Те-канфильдит, фрейбергит) в кварцевой жиле Николаевского месторождения. На золоторудных месторождениях Восточной Сибири и Дальнего Востока находки этих минералов обычно приурочены к разным минеральным типам руд. Так, станнин и касситерит отмечаются в рудах золото-сульфидно-мышьякового типа (Учаминское, Дальний Восток), а фрейбергит и канфильдит – золото-кварцсульфидного типа (Озёрновское, Ветренское, Дальний Восток). Присутствие канфильдита характерно для месторождений золото-серебряного типа (Валунистое, Дальний Восток). Совместное присутствие в золотосодержащих кварцевых жилах минералов олова (станнин, канфильдит, касситерит) и блёклой руды (теннантит, фрейбергит) установлено на Мангазейском серебро-сурьмяном месторождении (Восточная Якутия), оловорудных месторождениях Хинганское (Дальний Восток) и Льяльягуа (Южная Боливия) (Смирнов, 1989; Костин и др., 1997; Коростелёв и др., 2000). Теканфильдит – разновидность канфильдита Ag. SnS, с повышенным содержанием теллура – была наиболее подробно описана как «теллуроканфильдит» в полиметаллических жилах скарнового Zn-Pb-Ад месторождения Бацзязи (Китай) (Zhao et al., 2003). Те-канфильдит в ассоциации с канфильдитом, Ag-станнином, галенитом и фрейбергитом обнаружен в кварцевых жилах Sn-W месторождения Панашквейра (Центральная Португалия) (Wimmers, 1985) и в ряде других объектов. В литературе данных о находках Те-канфильдита в России не обнаружено.

Целью настоящих исследований является выявление особенностей нахождения Те-канфильдита, станнина, фрейбергита и касситерита в кварцевой жиле Николаевского золоторудного месторождения. Перечисленные минералы на изучаемом месторождении до настоящего времени известны не были.

Оптические наблюдения минералов проводились на микроскопе Axiolab (Carl Zeiss, ИМин УрО РАН, г. Миасс) и электронном микроскопе VEGA3 TESCAN с энергодисперсионной приставкой (ИМин УрО РАН, аналитики И.А. Блинов, Ю.Д. Крайнев).

Краткий геологический и минералогический очерк месторождения

Николаевское золоторудное месторождение расположено в центральной части Енисейского кряжа (Красноярский край) и входит в состав Партизанского рудного узла Южно-Енисейского золотоносного района (Отчёт..., 2008ф). В структурном отношении Партизанский рудный узел располагается в восточном крыле Центрального (Татарского) антиклинория – складчатого обрамления Сибирской платформы.

В геологическом строении месторождения принимают участие метаморфизованные вулканогенно-осадочные породы кординской (R₁kd) и пенченгинской (PR₁pn) свит протерозоя (Отчёт..., 2008ф). Последняя прорывается небольшими интрузивными телами габбро-диабазов, метаморфизованных до амфиболитов. Помимо этого в непосредственной близости от месторождения располагается крупный Татарский гранитоидный массив, сложенный порфировидными лейко- и мезократовыми слюдяными и биотит-амфиболовыми породами, в т. ч. диоритами и сиенитами.

Пенченгинская рудовмещающая свита представлена плотными, однородными по внешнему виду, слабо рассланцованными метаморфизованными породами кварц-хлоритового, кварц-альбитового, карбонатно-кварцевого, серицит-карбонатно-хлоритового, кварц-альбит-хлоритового, биотит-хлорит-кварцевого и хлорит-актинолитового состава.

Николаевская золотоносная жила представляет собой вытянутое плитообразное тело сложной линзовидной формы. Протяжённость жилы по простиранию составляет более 1500 м, по падению – 480 м. Установлено, что жила имеет чётковидный характер и её мощность изменяется от первых дециметров (при выклинивании на флангах) до 13 м. В строении жилы принимают участие кварцевые, кварц-карбонатные, кварц-сульфидные минеральные ассоциации.

Главные сульфидные минералы представлены пиритом, пирротином, халькопиритом, второстепенные – арсенопиритом, сфалеритом, галенитом и магнетитом. Количество рудных минералов в жильной массе варьирует от первых процентов до 9–10 %. Сульфиды встречаются преимущественно в виде тонко рассеянной вкрапленности, реже в виде прожилков и гнёзд. Самородное золото, представленное преимущественно микроскопическими выделениями (до 1–2 мм), характеризуется неравномерным распределением среди сульфидной или кварцевой массы. Золото на месторождении высокопробное, в среднем 88–89 % Au и 11– 12 % Ag.

Основные нерудные минералы – кварц, формирующий 60–70 % всего объёма жильного вещества, и кальцит. Второстепенные – доломит, магнезит, анкерит, брейнерит, сидерит и хлорит.

Кварц представлен несколькими морфологическими типами, что свидетельствует о нескольких стадиях минералообразования. Наиболее ранним является мелкозернистый кварц, который слагает основную массу жилы. Вместе с ним наблюдаются карбонаты, среди которых неравномерно рассеяны включения рудных минералов. Второй тип представлен крупнозернистым белым кварцем, образующим прожилки, линзы, включения и гнёзда среди мелкозернистого кварца, и ассоциирующим с самородным золотом. Последним сформировались кристаллы горного хрусталя совместно с пиритом в мелких полостях и пустотах.

Результаты исследований

По данным геологоразведочных работ (Отчёт..., 2008ф), рудная минерализация в кварцевой жиле Николаевского месторождения представлена тонкими субпараллельными прожилковидными обособлениями мощностью в первые миллиметры, гнёздами и мелкой рассеянной вкрапленностью. Объектом наших исследований стала рудная минерализация в участках кварцевой жилы. Содержание рудных минералов в кварце 20–30 %. Макроскопически установлено присутствие галенита, сфалерита и пирита. Пирит также приурочен к прожилкам из углеродистого материала мощностью от 2 мм до 5 мм. Типичные структуры: аллотриоморфнозернистая для сфалерита и галенита, гипидиоморфнозернистая для пирита.

Строение кварцевой матрицы неоднородное. Отмечается присутствие двух разновидностей кварца, различающихся по цвету и структуре. Крупнозернистый белый кварц цементирует более ранний мелкозернистый кварц серого цвета. Рудная минерализация приурочена к выделениям обоих типов кварца.

Сфалерит формирует массивные скопления с коррозионными границами с кварцем и состоит из мелкокристаллических агрегатов, среди которых обнаруживаются участки, содержащие эмульсионную вкрапленность станнина. Участки без станнина характеризуются бурыми и желтоватыми внутренними рефлексами. Сфалерит содержит многочисленные включения кварца, станнина, халькопирита, галенита, блёклой руды (рис. 1). Помимо этого в сфалерите присутствуют включения халькопирита размером до 20 мкм, ассоциирующие исключительно со станнином. В сфалерите уста-



Puc. 1. а – Скопления станнина (Stn) и фрейбергита (Frb) на контакте сфалерита (Sph) и галенита (Gln); б – деталь снимка а. Срастание станнина (точки i, d, j), фрейбергита (h, b, g), сфалерита (c, k), Те-канфильдита (a, f) и касситерита (показано стрелкой). Точки а–к – точки анализов в таблице.

Fig. 1. a – Aggregates of stannite (Stn) and freibergite (Frb) at the contacts of sphalerite (Sph) and galena (Gln); δ – detail of fig. a. Intergrowth of stannite (the analyses i, d, j), freibergite (h, b, g), sphalerite (c, k), Te-canfieldite (a, f) and cassiterite (arrow). The analyses a–k are shown in Table.

			Ŭ	octab p	удных м	инерало)B B KBa]	рцевой ж	иле Ник	0.Jaebckor	о месторож,	цения (мас. %) Тable
				C01	romsodr	l ol ore n	nnerais	ın quartz	VeIUS OI 1	une Nikolae	vskoe uepos	II (WL: 70)
<u>М</u> е П/П	№ анализа	Cu	Sn	Sb	Ag	Fe	Te	Zn	Cd	s	Сумма	Формула
					_			Сфалеј	рит			
-	14206f	1	ı	1	ı	3.50	ı	61.13	0.73	34.60	96.66	$(\mathrm{Zn}_{0.86}\mathrm{Fe}_{0.06}\mathrm{Cd}_{0.01})_{0.93}\mathrm{S}_{1.00}$
0	14206c	I	I	ı	ı	3.54	I	61.16	0.88	34.40	96.66	$(\mathrm{Zn}_{0.87}\mathrm{Fe}_{0.05}\mathrm{Cd}_{0.01})_{0.93}\mathrm{S}_{1.00}$
m	14338c	0.45	ı	1	ı	3.02	ı	62.15	0.83	33.26	99.71	$(Zn_{0.91}Fe_{0.05}Cd_{0.01}Cu_{0.01})_{0.98}S_{1.00}$
4	14338k	I	I	ı	I	3.61	I	61.91	0.80	33.93	100.24	$(\mathrm{Zn}_{0\mathrm{so}}\mathrm{Fe}_{0.06}\mathrm{Cd}_{0.01})_{0.96}\mathrm{S}_{1.00}$
								Станн	НИ			
S	14206a	28.59	28.02	ı	ı	10.44	ı	2.76		29.65	99.47	$Cu_{1.95}(Fe_{0.81}Zn_{0.18})_{0.99}Sn_{1.02}S_{4.00}$
9	14206d	29.27	27.89	ı	ı	10.39	ı	3.04	'	29.41	96.66	$Cu_{201}(Fe_{0.81}Zn_{0.2})_{1.01}Sn_{1.03}S_{4.00}$
2	14338d	28.76	27.06	ı	ı	10.82	ı	3.39	ı	29.94	76.66	$\mathrm{Cu}_{1,94}(\mathrm{Fe}_{0.86}\mathrm{Zn}_{0.21})_{1.02}\mathrm{Sn}_{0.99}\mathrm{S}_{4.00}$
~	14338i	28.47	27.29	ı	ı	11.00	ı	3.32	ı	29.79	99.86	$\mathrm{Cu}_{1,94}(\mathrm{Fe}_{0.86}\mathrm{Zn}_{0.21})_{1.02}\mathrm{Sn}_{0.94}\mathrm{S}_{4.00}$
6	14338j	29.89	26.64	ı	ı	10.79	ı	3.50	·	30.14	100.96	$Cu_{2.00}(Fe_{0.81}Zn_{0.21})_{1.02}Sn_{0.94}S_{4.00}$
								Фрейбе	ргит			
10	14206e	21.67	I	26.76	20.58	4.85	I	2.21	1	22.89	98.96	$(Cu_{6,23}Ag_{3,48})_{9,71}(Fe_{1,65}Zn_{0.55})_{2,20}Sb_{4,03}S_{13,00}$
11	14338g	22.72	I	27.14	20.95	4.83	I	1.94	ı	22.84	100.43	$(Cu_{6,22}Ag_{3,48})_{9,70}(Fe_{1,65}Zn_{0,55})_{2,20}Sb_{4,03}S_{13,00}$
12	14338h	22.00	I	27.59	21.45	4.88	I	1.96	I	23.06	100.93	$(Cu_{6,32}Ag_{3,61})_{9,93}(Fe_{1,81}Zn_{0,54})_{2,35}Sb_{4,15}S_{13,00}$
13	14338b	22.34	I	27.76	20.71	4.99	I	1.96	ı	22.96	100.72	$(Cu_{6,32}Ag_{3,43})_{9,75}(Fe_{1.81}Zn_{0.54})_{2.35}Sb_{4.15}S_{13.00}$
								Те-канфи	льдит			
14	14338a	•	8.13	1	62.13		18.64	0.82	'	9.63	99.34	$(Ag_{7,73}Zn_{0,13})_{7,86}Sn_{0,93}(S_{4,57}Te_{1,43})_{6,00}$
15	14338f	ı	8.33	ı	62.23	ı	18.78	0.51	'	9.41	99.26	$(Ag_{7,73}Zn_{0.13})_{7.86}Sn_{0.93}(S_{4.57}Te_{1.43})_{6.00}$
I_{I}	римечание.	Анализь	І ВЫПОЛ	нены н	а сканир	ующем	нодтяэце	ном микро	оскопе V	EGA3 TESO	САN (Инсти	гут минералогии УрО РАН, аналитики
И.А.	Блинов, Ю.Д	. Крайн	ев). Форі	мулы сф	алерита р	ассчитан	ы на один	атом серь	I, станнин	а – на четыр	е атома, фреі	бергита – на 13 атомов, Те-канфильдита –
Ha cy	MMY aTOMOB C	Coppi N Tu	ennypa, l	pabhyło 1 on a VF	цести. Пр САЗ ТЕС	CAN SEA	одержани И Пъстіни	te элемент a of Minar	а ниже пр аlост IIB	едела обнар в л S - апаlуст	ужения. « Г А Вlinow	and Vii D. Krainaw) Formulae of subalarite
stann	ite. and freiber	rgite are	calculate	ed to 1.4	. 13 sulfu	r atoms <i>pfi</i>	u. respecti	velv. Form	ulae of Te-	canfieldite a	re calculated t	o the sum of atoms of sulfur and tellurium of
6. Dê	sh, the conten	t of elem	tent is be	low dete	ction limi	t.						

Таблица

МИНЕРАЛОГИЯ № 2 2015

новлены примеси железа (до 3.6 мас. %) и кадмия (0.7–0.9 мас. %) (табл.).

Галенит тесно ассоциирует со сфалеритом в виде прерывистой каймы мощностью до 50 мкм, оконтуривающей сфалерит, а также обособлений с коррозионными контурами в кварце и сфалерите. Изометричные включения галенита размером 5– 7 мкм находятся в единичных кристаллах пирита, выросших на границе сфалерита и галенита. Галенит не содержит включений, лишь на контакте со сфалеритом в нём отмечены два зерна Теканфильдита размером до 10 мкм. Химический состав галенита полностью отвечает теоретическому.

Станнин находится в сфалерите в виде эмульсионной вкрапленности, а также в срастании с халькопиритом, встречается в виде гипидиоморфных зёрен на контакте сфалерита и галенита в ассоциации с фрейбергитом и Те-канфильдитом (рис. 1а). Мелкие угловатые или вытянутые зёрна станнина (до 10 мкм) в сфалерите располагаются цепочками по контурам участков с эмульсионной вкрапленностью этого же минерала. На границе станнина и сфалерита обнаружено зерно касситерита размером 2 мкм (рис. 1б).

Фрейбергит образует срастания со станнином, кварцем на контакте галенита со сфалеритом. Здесь минерал встречается в виде крупных удлинённых зёрен (до 100 мкм) с угловатыми контурами (см. рис. 1а, б). Мелкие зёрна фрейбергита (10–20 мкм) присутствуют как самостоятельные выделения в сфалерите, так и в сростках со станнином и халькопиритом. Также минерал образует маломощные (2–3 мкм) каймы вокруг зёрен сфалерита в кварце. Химический состав минерала весьма выдержанный. Повышенные содержания цинка (до 2.2 мас. %), вероятно, наследуются от замещённого сфалерита (см. табл.).

Те-канфильдит образует сглажено-угловатые включения размером до 10 мкм в галените и фрейбергите, а также находится в виде удлинённого зерна на контакте сфалерита и фрейбергита (см. рис. 1б). Обычно по краям включений Теканфильдита сохраняются реликтовые участки нерудного минерала, что свидетельствует о более позднем выделении этого сульфостанната. Химический состав Те-канфильдита выдержанный, с невысокой, но постоянной примесью цинка – 0.5– 0.8 мас. % (см. табл.). Касситерит представлен мелкими округлыми зёрнами (2–5 мкм) в сфалерите и на контакте сфалерита и станнина (см. рис. 1б). Предполагается, что появление касситерита могло быть результатом замещения станнина сфалеритом.

Выводы

Состав рудной минерализации в кварцевой жиле Николаевского месторождения отличает данный объект от подобных месторождений золота (например, Васильевское, Удерейское, Герфердское, Самсон, Архангельское) в пределах Южно-Енисейского золотоносного района. К отличиям месторождения также относятся такие особенности минералогии, как совместное присутствие станнина, фрейбергита, Те-канфильдита и касситерита. Для перечисленных минералов характерна определённая позиция в кварцевой жиле - контакты основных минералов (сфалерита, галенита), слагающих рудные скопления. Редкие касситерит и Те-канфильдит являются поздними минералами по отношению к фрейбергиту, станнину, галениту и сфалериту. В целом, появление минералов олова и серебра могло быть результатом активизации гидротермальной деятельности на стадии формирования крупнозернистого белого кварца, который замещает галенит-сфалеритовые агрегаты. Причина активизации – неоднократные тектонические процессы, проявившиеся при формировании рудного тела Николаевского месторождения.

Полученные минералогические данные могут быть полезны при разработке золоторудных месторождений и разведке многочисленных рудопроявлений золота данного региона.

Исследования выполнены в рамках государственной темы «Создание моделей минералообразования в рудно-седиментационных системах вулканогенных и осадочных формаций» ГР № 01201350139.

Литература

Казимиров Е.В. Минералого-петрографическая характеристика руд и вмещающих пород Святодухинского проявления золота (Красноярский край): Дипломная работа. ЮУрГУ, филиал в г. Миассе. Миасс, 2013ф. 50 с. Коростелёв П.Г., Семеняк Б.И., Демашов С.Б. Некоторые особенности вещественного состава оловоносного Хингано-Олонойского района // Рудные месторождения континентальных окраин. Владивосток: Дальнаука, 2000. Вып. 1. С. 202–225.

Костин А.В., Зайцев А.И., Шошин В.В., Ганеев А.Ш., Лобанов С.П. Сереброносная провинция Западного Верхоянья. Якутск: Изд-во СО РАН, 1997. 155 с.

Отчёт с подсчётом запасов по объекту «Доизучение Николаевского золоторудного месторождения» по состоянию на 01.04.2008 г. ЗАО «Васильевский рудник». Красноярск, 2008ф. 192 с.

Петров В.Г. Условия золотоносности северной части Енисейского кряжа. Новосибирск: Наука, 1974. 142 с.

Сазонов А.М., Ананьев А.А., Полева Т.В., Хохлов А.Н., Власова В.С., Звягина Е.А., Фёдорова А.В., Тишин П.А., Леонтьев С.И. Золоторудная металлогения Енисейского кряжа: геолого-структурная позиция, структурные типы рудных полей // Journal of Siberian Federal University. Engineering & Technologies. 2010. V. 4. № 3. С. 371–395.

Смирнов В.И. Геология полезных ископаемых. Учеб. М.: Недра, 1989. 326 с.

Wimmers D. Silver minerals of Panasqueire, Portugal: a new occurrence of Te-bearing canfieldite // Mineralogical Magazine. 1985. V. 49. P. 745–748.

Zhao Y., Dong Y., Li D., Bi Ch. Geology, mineralogy, geochemistry, and zonation of the Bajiazi dolostonehosted Zn–Pb–Ag skarn deposit, Liaoning Province, China // Ore Geology Reviews. 2003. V. 23. P. 153– 182.

Поступила в редакцию 27 октября 2014 г.