

УДК 552.16:553.2

ПЕРВАЯ НАХОДКА МИНЕРАЛА СЕРЕБРА В МЕТАМОРФИЧЕСКИХ ПОРОДАХ СТАНОВОГО КОМПЛЕКСА

© 2008 г. О. И. Шарова, И. А. Александров, О. В. Авченко, А. А. Карабцов

Представлено академиком А.И. Ханчуком 19.01.2007 г.

Поступило 30.01.2007 г.

При изучении рудных минералов в метабазитах станового комплекса нами обнаружен минерал серебра – аргентопентландит. Ранее о находках этого минерала в метаморфических породах не было известно. Образец ОГ-6-8, в котором установлен аргентопентландит, представляет собой гранатовый амфиболит и отвечает по химическому составу толеитовым базальтам (табл. 1, рис. 1). Он относится к иликанской серии станового метаморфического комплекса, залегающей в центральной части Джугджуро-Станового блока (Сибирская платформа). Образец отобран в обнажении борта р. Гилюй, в ее среднем течении ($54^{\circ}52'10''$ с.ш., $125^{\circ}27'30''$ в.д.). Порода состоит из альмандинового граната, кальциевого амфиболя, плагиоклаза (An_{41}) и незначительного количества кварца. В небольшом количестве присутствует биотит, местами замещающийся хлоритом и калиевым полевым шпатом. Из акцессорных минералов встречается фторсодержащий апатит. Данная метаморфическая порода свежая и не несет следов поздней гидротермальной переработки. Обнажение, в котором был отобран обр. ОГ-6-8, представлено переслаивающейся пачкой метаморфических пород (амфиболитов, гранатовых амфиболитов, биотит-амфиболовых, амфибол-биотитовых, гранат-биотитовых и биотитовых гнейсов) с мощностью слоев от нескольких сантиметров до первых метров. Породы были метаморфизованы в условиях амфиболитовой фации – температура пика метаморфизма примерно 615°C (± 30), давление в пределах 5.5–7 кбар. Кристаллизация базальтового протолита происходила, вероятно, в

период 2950–3000 млн. лет, а возраст последнего этапа метаморфизма амфиболитовой фации составляет 1860–1920 млн. лет [2].

Рудные минералы в образце изучались А.А. Карабзовым и Г.Б. Молчановой в ДВГИ ДВО РАН на электронно-зондовом микроанализаторе JXA-8100 при помощи энергодисперсионного анализатора INCA (модель 7412) производства компании “Oxford instruments” (Англия). Исследования проводились во вторичных электронах, позволяющих получать изображение морфологии частиц образцов и топографию их поверхности, и в отраженных электронах, отображающих контраст в зависимости от среднего атомного номера элемента. Анализ осуществлялся при ускоряющем напряжении 20 кВ, угле отбора излучения 45° ; с использованием библиотеки эталонов пользователя. Для среднего номера элемента предел обнаружения составляет приблизительно 0.1%. Количественный и полукачественный анализ осуществлялся по стандартной программе анализатора INCA, с использованием пользовательского набора эталонов. Стандарты: голубой диопсид; санидин; FeS_2 ; оливин; Ni; Ag; ильменит; родонит.

Рудные минералы в этом образце представлены главным образом ильменитом и пирротином. В небольших количествах встречается также халькопирит, образующий срастания с пирротином. Как видно из химических составов и кристаллохимических формул (табл. 2), ильменит относится к восстановленной разновидности. Он практически не содержит трехвалентного железа, но имеет незначительные примеси марганца и кобальта. Со-

Таблица 1. Химический состав гранатового амфиболита (обр. ОГ-6-8), мас. %

| SiO_2 | TiO_2 | Al_2O_3 | FeO | Fe_2O_3 | MnO | MgO | CaO | Na_2O | K_2O | П.п.п | P_2O_5 | Сумма |
|----------------|----------------|-------------------------|--------------|-------------------------|--------------|--------------|--------------|-----------------------|----------------------|-------|------------------------|-------|
| 50.69 | 0.89 | 15.62 | 10.17 | 2.37 | 0.16 | 6.88 | 9.03 | 1.91 | 0.54 | 0.15 | 1.57 | 99.98 |

Примечание. Анализ выполнен в ДВГИ ДВО РАН химиком-аналитиком Л.И. Недашковской.

Дальневосточный геологический институт
Дальневосточного отделения Российской Академии наук, Владивосток

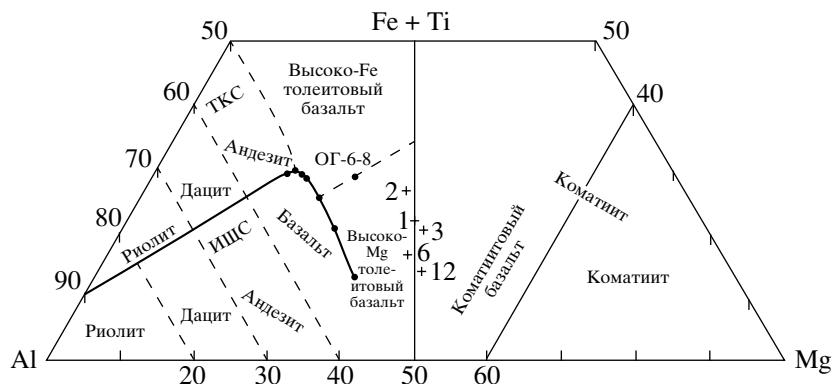


Рис. 1. Сопоставление химических составов обр. ОГ-6-8 с пироксенитами (точки 1–3), норитами (6) и габбро-норитами (12) расслоенной интрузии Луккулайсваара на AFM-диаграмме Дженкинса (по [1]). ТКС – толеит-коматитовая, ИЩС – известково-щелочная серии.

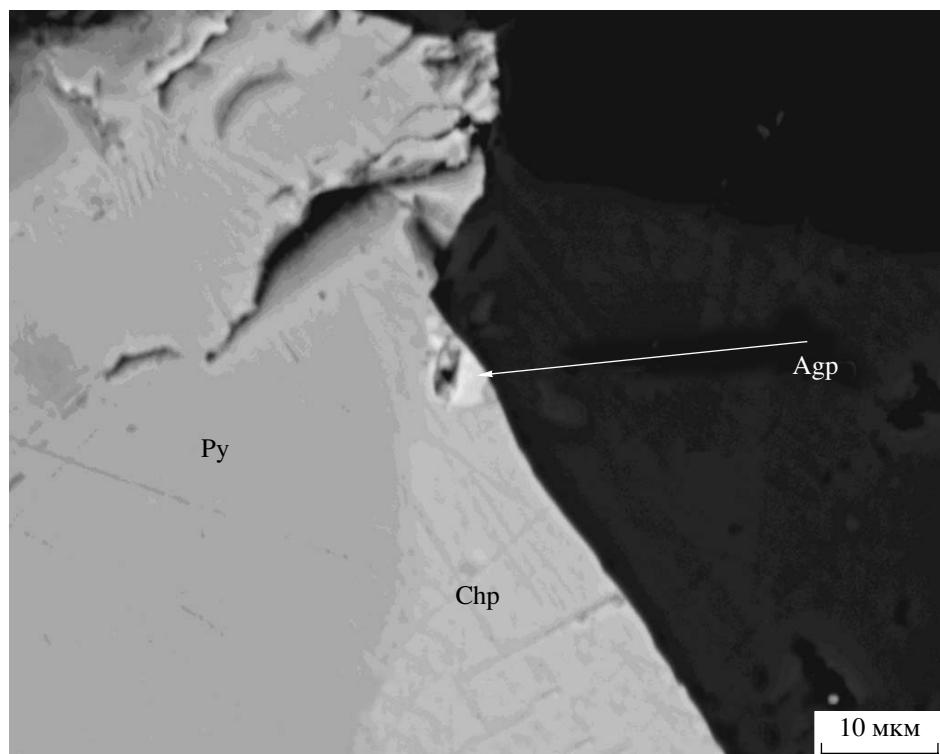


Рис. 2. Включение аргентопентландита (Agp) в халькопирите (Chp) в обр. ОГ-6-8. Фотография в отраженных электронах, 1500×. (репрод. 3/4). Py – пирротин.

став пирротина и халькопирита обычный (табл. 2). Аргентопентландит образует небольшие включения в халькопирите (рис. 2). Он близок по составу к его стехиометрической формуле – $\text{Ag}(\text{Fe},\text{Ni})_8\text{S}_8$ (табл. 3).

Первое сообщение об этом минерале появилось в 1971 г. [3]. Позднее он был найден в сульфидных месторождениях, связанных с основными и ультраосновными породами, в гидротермальных жилах и сульфидах метасоматических пород.

Он обнаружен также в зонах обогащения сульфидами жил и тел габброидов расслоенной интрузии Луккулайсваара (Lukkulaisvaara) докембрийского возраста (2442 млн. лет) в Северной Карелии [4]. С этой интрузией связана богатейшая платиновая минерализация. Интересно, что гранатовый амфиболит (обр. ОГ-6-8) лежит по петрохимическому составу в створе тренда составов базитов интрузии Луккулайсваара, отличаясь от последних более высокой железистостью или более высо-

Таблица 2. Химические составы (мас. %) ильменитов и их кристаллохимические формулы

| Компонент | 1 | 2 | 3 | 4 |
|----------------------------|-------|-------|-------|-------|
| TiO ₂ | 52.46 | 51.65 | 52.35 | 52.23 |
| FeO | 44.51 | 44.25 | 45.70 | 45.34 |
| MnO | 2.47 | 2.25 | 1.14 | 1.09 |
| MgO | — | — | — | 0.31 |
| CoO | 0.22 | 0.33 | 0.20 | 0.17 |
| Сумма | 99.66 | 98.48 | 99.39 | 99.14 |
| Числа ионов на 3 кислорода | | | | |
| Fe ²⁺ | 0.943 | 0.950 | 0.971 | 0.964 |
| Mn | 0.053 | 0.049 | 0.024 | 0.023 |
| Co | 0.004 | 0.006 | 0.004 | 0.003 |
| Mg | — | — | — | 0.01 |
| ΣM1 | 1 | 1.005 | 0.999 | 1 |
| Ti | 1 | 1 | 1 | 1 |

кой степенью дифференциации (рис. 1). Аргентопентландит в сульфидах интрузии Луккулайсваара, так же как в обр. ОГ-6-8, находится в виде включений в халькопирите, входя в минеральный парагенезис пирротина и халькопирита. Характерный рудный парагенезис и особенности валового состава обр. ОГ-6-8 указывают на первично магматическое происхождение аргентопентландита. Петрохимическая близость исследованного ортоамфиболита с габброидами докембрийских расслоенных интрузий, подобных Луккулайсваара, и сходность рудных парагенезисов этих пород позволяют сделать предположение о возможном наличии среди метаморфических пород станового комплекса метабазитов, несущих платиновую минерализацию.

Таблица 3. Химические составы (мас. %) пирротина (Py), халькопирита (Chp), аргентопентландита (Agp) в обр. ОГ-6-8 и их кристаллохимические формулы

| Компонент | Py | Py | Chp | Chp | Agp | Agp |
|--|-------|-------|-------|-------|-------|-------|
| Fe | 57.1 | 57.9 | 30.2 | 29.8 | 32.8 | 32.2 |
| Ni | 0.47 | 0.52 | — | — | 20.7 | 20.5 |
| Cu | — | — | 32.7 | 32.9 | — | — |
| Ag | — | — | — | — | 11.9 | 12.3 |
| Si | — | — | 0.27 | 0.21 | 0.43 | 0.26 |
| O | — | — | — | — | 3.11 | 3.44 |
| S | 37.7 | 38.4 | 34.4 | 34.2 | 30.8 | 30.8 |
| Сумма | 95.2 | 96.8 | 97.5 | 97.1 | 99.8 | 99.5 |
| Числа ионов на 1 (Py), 2 (Chp) и 8 (Agp) атомов серы | | | | | | |
| Fe | 0.869 | 0.866 | 1.006 | 1.001 | 4.890 | 4.798 |
| Ni | 0.007 | 0.007 | — | — | 2.930 | 2.901 |
| Cu | — | — | 0.968 | 0.974 | — | — |
| Ag | — | — | — | — | 0.917 | 0.951 |
| S | 1 | 1 | 2 | 2 | 8 | 8 |

Работа поддержана грантом ДВО № 06–III–A–08–483.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Rollinson H.R. Using Geochemical Data: Evaluation, Presentation, Interpretation. Essex: London Group UK, 1995. 352 p.
2. Глебовицкий В.А., Сальникова Е.Б., Ларин А.М. и др. Раннедокембрийские гранулитовые комплексы Джугджуро-Становой складчатой области: возраст и геодинамические обстановки формирования. В кн.: III Рос. конф. по изотопной геохронологии. М.: Геос, 2006. Т. 1.
3. Sishkin M.N., Mitenkov G.A., Mikhailova V.A. // Zap. Vses. Mineral. Obshch. 1971. V. 100. P. 184–191.
4. Glebovitsky V.A., Semenov V., Belyatsky B. // Canad. Miner. 2001. V. 39. P. 607–637.