находится в центральной части территории. В зоне Б наблюдаются пониженные значения до  $0.4 \text{ м}^3/\text{к}\Gamma$  и в зоне B — самые низкие (от  $0.4 \text{ до } 0.24 \text{ м}^3/\text{к}\Gamma$ ). Методом коэрцитиметрии во всех образцах выделены участки «насыщения» или «обеднения», что говорит о большем присутствии магнетита и магнезиоферрита в образцах из этих участков, соответственно.

Таким образом, магнитные свойства (намагниченность, магнитная восприимчивость, напряженность магнитного поля) серпентинитов Атлянского полигона обусловлены содержанием магнитных (магнетита, титаномагнетита, магнезиоферрита) и других железосодержащих (гематит, гетит) минералов, которые образовались при замещении серпентином темноцветных минералов ультрамафитов войкарско-кемпирсайского комплекса. На основе измерения магнитной восприимчивости построена карта магнитного поля территории с повышенными значениями магнитного поля в центральной части и пониженными — на периферии, что связано с постепенным понижением содержания магнетита в этом направлении.

## Литература

Аулов Б.Н., Владимирцева Ю.А., Гвоздик Н.И. и др. Государственная геологическая карта Российской Федерации. Масштаб 1 : 200 000. Издание второе. Серия Южно-Уральская. Лист N-40-XII — Златоуст. Объяснительная записка. М.: МФ ВСЕГЕИ, 2015. 365 с.

А.Р. Гайнанова<sup>1</sup>, О.П. Шиловский<sup>2</sup>, М.С. Глухов<sup>2, 3</sup>

<sup>1</sup> — Институт ТатНИПИнефть ПАО Татнефть
им. В.Д. Шашина, г. Альметьевск, Россия
barmiceras@gmail.com

<sup>2</sup> — Казанский (Приволжский) федеральный университет, г. Казань, Россия

<sup>3</sup> — Институт геологии и геохимии
им. акад. А.Н. Заварицкого УрО РАН, г. Екатеринбург, Россия

## Исследование РЗЭ минералов в пиритовых конкрециях методом СЭМ

A.R. Gaynanova<sup>1</sup>, O.P. Shilovsky<sup>2</sup>, M.S. Glukhov<sup>2,3</sup>

<sup>1</sup> – Shashin TatNIPIneft Institute, PJSC TATNEFT, Almet'evsk, Russia

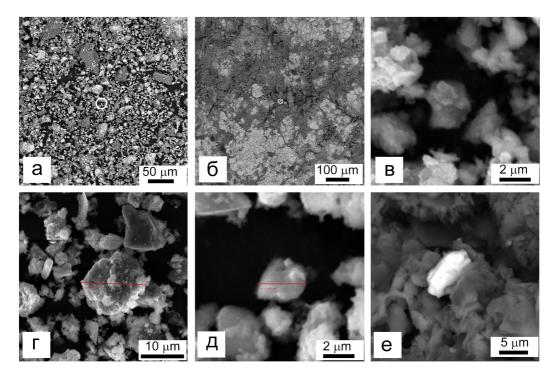
<sup>2</sup> – Kazan Federal University, Kazan, Russia

<sup>3</sup> – Zavaritsky Institute of Geology and Geochemistry UB RAS, Yekaterinburg, Russia

## SEM study of REE minerals in pyrite nodules

**Abstract.** Pyrite nodules from the Middle Jurassic sediments at the Tarkhanovy pier tract (Republic of Tatarstan) are studied. Monazite-Ce contains highly variable light REE amounts (wt. %):  $La_2O_3$  9.00–22.00,  $Ce_2O_3$  13.00–42.32,  $Pr_2O_3$  2.08–2.53,  $Nd_2O_3$  4.30–17.01, as well as medium REE ( $Sm_2O_3$  up to 2.36,  $Gd_2O_3$  up to 1.49) and ThO<sub>2</sub> (1.99–7.43).

Сульфидное стратиформное проявление на правом берегу р. Волги на территории урочища Тархановская пристань (Республика Татарстан) приурочено к среднеюрским песчано-алеврито-глинистым породам, залегающим с размывом и перерывом на пестроцветных породах верхней перми [Митта и др., 2014]. Песчано-алеврито-глинистые породы содержат многочисленные пиритовые конкреции. Их особенностью являются повышенные содержа-



Puc. Морфология монацита в пиритовых конкрециях: а, б — общий вид пылеватой массы (а) и поверхности скола (б); в—д — плохо окристаллизованный монацит в пылеватой массе; г — таблитчатый кристалл на свежем сколе. СЭМ-фото. Кругом обозначены места находки монацита.

ния РЗЭ (44–51 г/т), максимальные концентрации которых отмечены для Y, La, Ce, Pr, Nd, Sm, минимальные – для Lu, Ho, Er, Yb, Tb, Eu, Sm, Dy, Gd. Ранее пиритовые конкреции были изучены с помощью ИСП-МС, рентгенофазового анализа и СЭМ [Гайнанова, Шиловский, 2023]. Цель настоящей работы – изучение морфологии и состава минеральных агрегатов РЗЭ в составе пиритовых конкреций. Выявление источников РЗЭ для конкреций может способствовать уточнению палеореконструкций с одной стороны и экзотических стратиформных скоплений РЗЭ – с другой [Шатров, Войцеховский, 2009; Шарков, 2015]. Задачи исследования: изучение формы, облика, размеров, минерального и химического состава пиритовых конкреций.

Пиритовые конкреции отобраны в одном из обнажений глинистых отложений. В работе исследованы два образца: из образца № 2 изготовлена порошковая проба тонко-микрозернистой размерности, из образца № 3 — проба со свежим сколом и порошковая проба (рис. а, б). Морфология и химический состав минеральных агрегатов пиритовых конкреций определялись на СЭМ Tescan VEGA 4 с рентгеноспектральным микроанализом в Институте ТатНИПИнефть ПАО Татнефть (г. Альметьевск).

В пиритовых конкрециях установлены микрокристаллы монацита размером 3–15 мкм. В большинстве случаев они плохо окристаллизованы и с поверхности «загрязнены» другими микрочастицами (рис. в–д). Более крупные частицы монацита представлены таблитчатыми кристаллами с наиболее явными гранями по  $\{101\}$  и  $\{011\}$  (рис. е). На свежем сколе образцов (рис. б) монацит ассоциирует с калиевыми алюмосиликатами (мас. %): SiO $_2$  58.06, Al $_2$ O $_3$  19.94, K $_2$ O 22.34. По данным рентгенофазового анализа, предполагается присутствие полевых шпатов в составе пиритовых конкреций.

По данным ЭДС анализа состав РЗЭ минералов соответствует монациту-Се: содержания Се значительно преобладают над другими РЗЭ. Содержания легких РЗЭ в монаците широко варьируют (мас. %):  $La_2O_3$  9.00–22.00,  $Ce_2O_3$  13.00–42.32,  $Pr_2O_3$  2.08–2.53,  $Nd_2O_3$  4.30–17.01. В единичных случаях определены средние РЗЭ:  $Sm_2O_3$  (2.36 мас. %) и  $Gd_2O_3$  (1.49 мас. %.). В составе монацита из пылеватой массы зафиксирован ThO<sub>3</sub> (1.99–7.43 мас. %).

Сульфидное рудопроявление на территории урочища Тархановская пристань является следствием придонных холодных газово-флюидных просачиваний в период развития Среднерусского палеоморя [Королев, Николаева, 2012]. Часто газово-жидкие просачивания несут в себе различные компоненты, которые могут быть как «полезными» для рудообразования, так и вредными [Беленицкая, 2011]. Вероятно, они являются внешним фактором миграции компонентов от первоисточника. На основании работ других исследователей [Мальков и др., 2004] можно предполагать, что источником РЗЭ для пиритовых конкреций, как и для окаменевших фрагментов костей морских ящеров [Глухов и др., 2023], являются латеритные коры выветривания.

## Литература

*Беленицкая*  $\Gamma$ .A. Флюидное направление литологии: состояние, объекты, задачи // Ученые записки Казанского Университета. 2011. Т. 153. Кн. 4. С. 97–113.

Гайнанова А.Р., Шиловский О.П. Минералого-геохимические особенности среднеюрских пиритовых конкреций урочища Тархановская пристань, республика Татарстан // Металлогения древних и современных океанов—2023. Минералогия и геохимия рудных месторождений: от теории к практике. Миасс: ЮУ ФНЦ МиГ УрО РАН, 2023. С. 219—220.

Глухов М.С., Шиловский О.П., Муллакаев А.И. Особенности диагенетического минералообразования в костной ткани позвонков морских рептилий из верхнеюрских отложений Республики Татарстан // Металлогения древних и современных океанов—2023. Минералогия и геохимия рудных месторождений: от теории к практике. Миасс: ЮУ ФНЦ МиГ УрО РАН, 2023. С. 209—213.

Королёв Э.А., Николаева В.М. Проявления очагов разгрузок сероводородных флюидов в юрских отложениях северо-восточной окраины Ульяновско-Саратовского прогиба // Мат. Всерос. литол. сов., посв. 100-лет. со дня рожд. Л.Б. Рухина. СПб.: СПбГУ, 2012. С. 249–251.

*Мальков Б.А., Лысюк А.Ю., Иванова Т.И.* Минеральный состав и микроэлементы окаменелых костей морских ящеров местонахождения Каргорт (республика Коми) // Вестник институт Коми НЦ УрО РАН. 2004. № 1. С. 11-15.

*Митта В.В., Костылева В.В., Глинских Л.А. и др.* Стратиграфия средней юры юго-запада Республики Татарстан // Стратиграфия. Геологическая корреляция. 2014. Т. 22. № 1. С. 31–46.

*Шарков А.А.* Геологический феномен ураново-редкометальных месторождений // Природа. 2015. № 2. С. 21–30.

*Шатров В.А., Войцеховский Г.В.* Применение лантаноидов для реконструкции обстановок осад-кообразования в фанерозое и протерозое (на примере разрезов чехла и фундамента Восточно-Европейской платформы) // Геохимия. 2009. № 8. С. 805–824.