

УДК 553.8+550.42

ФИЗИКО-ХИМИЧЕСКИЕ ОСОБЕННОСТИ ФЛЮИДОВ, СФОРМИРОВАВШИХ АПОГИПЕРБАЗИТОВЫЕ И АПОКАРБОНАТНЫЕ НЕФРИТЫ

Филиппова Анастасия Алексеевна¹,
a.filippova@igc.irk.ru

Мехоношин Алексей Сергеевич^{1,2},
mekhonos@igc.irk.ru

Бычинский Валерий Алексеевич¹,
val@igc.irk.ru

Чудненко Константин Вадимович¹,
chud@igc.irk.ru

¹ Институт геохимии им. А.П. Виноградова СО РАН,
Россия, 664033, г. Иркутск, а/я 9, ул. Фаворского, 1А.

² Иркутский национальный исследовательский технический университет,
Россия, 664074, г. Иркутск, ул. Лермонтова, 83.

Актуальность. В наиболее крупной в России Сибирской нефритоносной провинции обнаружены месторождения двух формационных типов – апогипербазитовый и апокарбонатный. Их тела формируются на контактах серпентинизированных пород и доломитовых мраморов с алюмосиликатными породами. Актуальность работы определяется тем, что установлены факторы, контролирующие единообразие минералогических типов нефритов различного генезиса, – состав гидротермального раствора и *P–T* условия процесса.

Цель. Критическое обобщение мирового материала по геохимии и петрологии нефритов позволяет достичь основной цели работы – подготовить исходные данные для формирования модели, адекватно описывающей особенности физико-химических процессов образования как апокарбонатных, так и апогипербазитовых нефритов.

Объекты: Кавоктинское месторождение апокарбонатного нефрита и Оспинское месторождение апогипербазитового нефрита.

Методы. Представленный химический состав пород определялся фотометрическим, атомно-абсорбционным, потенциометрическим и пламенно-фотометрическим методами, содержание микроэлементов – методом масс-спектрометрии с индуктивно связанной плазмой. Изотопные составы кислорода и углерода проанализированы методом лазерного фторирования, а углерод и кислород в карбонатах – по методике разложения ортофосфорной кислотой. Изотопный состав водорода в гидроксилсодержащих минералах определен по методу Veppelmann, O’Neil.

Результаты. Мировые данные по геохимии и петрологии нефритов позволили установить, что апогипербазитовые нефриты формировались под воздействием магматических и метаморфических вод из серпентинитов, в апокарбонатных проявлениях нефрита флюид представляет собой метеорные воды, насыщенные углекислотой, образующейся при декарбонатизации доломита. Рассмотрена последовательность образования минеральных парагенезисов при развитии метасоматической зональности на контакте пород различного состава. По минеральному парагенезису апокарбонатный нефрит относится к низкотемпературной фации магнезиальных скарнов (350–400 °С). В результате формируется следующая метасоматическая зональность: доломитовый мрамор – кальцитовый мрамор с нефритом – тремолитовый скарн – пироксен – амфибол – клиноцоизитовый скарн – амфиболиты. Месторождения апогипербазитового нефрита имеют иную метасоматическую зональность: микроантигоритовый серпентинит – тремолитит – нефрит – тремолитит – кварц-диопсид-клиноцоизитовый родинит – цоизит-амфиболовая порода. Температура меняется в интервале 300–450 °С, давление 2000–3000 бар. Эти данные в сочетании с химическим и изотопным составом позволяют построить модель, адекватно описывающую особенности физико-химических процессов образования как апокарбонатных, так и апогипербазитовых нефритов. Следовательно, единообразие минералогических типов нефритов различного генезиса определяется составом гидротермального раствора и *P–T* условиями процесса.

Ключевые слова:

Нефрит, геохимия, изотопы, физико-химические условия образования, Восточная Сибирь.

Введение

Геологические, петрографические, петрохимические и археологические [1–4] исследования апогипербазитовых и апокарбонатных метасоматитов, включающих жадеиты и нефриты, позволили разработать общую теорию их генезиса и на её основе построить геолого-геохимические модели образования нефрита [5]. Однако источник флюида, как и основные термодинамические и кинетические параметры

нефритообразования (температура, давление, соотношение флюид/порода, относительное время процесса), не был однозначно установлен.

Рассматривались равновесные термодинамические модели метасоматических процессов без привлечения кинетических и динамических параметров [6]. Исследовалось взаимодействие гипотетического флюида с исходной породой. Воздействие контактирующих подстилающей и перекрывающей пород не учитыва-

лось. Это не позволило точно реконструировать физико-химические условия формирования существующей метасоматической зональности. Полученные результаты были лишь приближением к реальным процессам минералообразования. Конструктивного решения задачи расчета минеральных парагенезисов совокупности взаимодействующих систем ни в отечественной, ни в зарубежной практике получено не было. Основными проблемами построения современных физико-химических моделей являются: недостаток исходных данных по термодинамическим свойствам минералов, компонентов гидротермальных растворов, газов, а также отсутствие кинетической постановки, отражающей специфику метасоматических процессов. Под кинетической постановкой понимается не только масса и объемы взаимодействующих пород, но время и режим воздействия флюида на породы. Эти наиболее важные параметры метасоматоза, как и источник флюида, в моделях не учитывались.

В данной статье обозначим факторы, которые позволяют в конструкции физико-химической модели описать термодинамические особенности минеральных систем, существующих в условиях метастабильного равновесия. Для этого необходимо решить следующие задачи: определить минеральные составы взаимодействующих пород, учитывающие элементы-примеси, компонентный состав гидротермального раствора и газовой фазы; установить размеры и массы взаимодействующих тел и режим обмена веществом между ними; определить интервалы температур, давлений и время, за которое возможно формирование полной метасоматической зональности. Только после решения этих задач будет возможна физико-химическая интерпретация основных особенностей процесса образования нефрита, соответствующая термодинамическим параметрам, что гарантирует сходимость численных решений с экспериментальными и природными наблюдениями.

Химический состав пород, используемый в расчетах, определялся фотометрическим, атомно-абсорбционным, потенциометрическим и пламенно-фотометрическим методами, содержание микроэлементов – методом масс-спектрометрии с индуктивно связанной плазмой. Изотопные составы кислорода и углерода проанализированы методом лазерного фторирования, а углерод и кислород в карбонатах – по методике разложения ортофосфорной кислотой [1]. Изотопный состав водорода в гидроксилсодержащих минералах определен по методу Vennemann, O'Neil [2].

Поэтому на первом этапе исследования обозначим факторы, позволяющие в конструкции физико-химической модели точно описать термодинамические особенности минеральных систем, существующих в условиях метастабильного равновесия. Во-первых, это минеральные составы взаимодействующих пород, учитывающие элементы-примеси, компонентный состав гидротермального раствора и газовой фазы. Во-вторых, это размеры и масса взаимодействующих тел и режим обмена веществом между ними. В-третьих, это температура, давление и время, необходимое для формирования полной метасомати-

ческой зональности. В результате исследуемые объекты получают физико-химическую интерпретацию, соответствующую термодинамическим параметрам метасоматических процессов.

Подобные принципы позволяют создать термодинамические модели с более сложной микро- и макроструктурой по сравнению с задачами, которые решались в моделировании до сих пор. Возможен расчет равновесного состава систем, включающих твердые фазы, газовые смеси и гидротермальный флюид [7].

Минералогические структурные, химические и физические особенности нефритов

Апосерпентинитовые и апокарбонатные типы нефрита формируются на контакте магнезиально-силикатных (магнезиально-карбонатных) и алюмосиликатных пород, под воздействием гидротермальных растворов, приносящих химические элементы из глубинных очагов или контактирующих пород [8]. Формирование спутано-волокнутой структуры нефрита обусловлено стрессовым давлением [9, 10].

Апогипербазитовые нефриты формировались под воздействием метаморфических растворов, апокарбонатные нефриты – под воздействием флюида, возникающего из метеорных вод, насыщенных углекислотой, образующейся при декарбонатизации доломита [10].

По минеральному парагенезису апокарбонатный нефрит относится к низкотемпературной (350–400 °С) фации магнезиальных скарнов [8]. Нефрит образуется в мелких ксенолитах доломитовых мраморов среди гранитов. Зоны тектонических нарушений и трещиноватости являются путями проникновения гидротермально-метасоматических растворов. В результате формируется следующая метасоматическая зональность: доломитовый мрамор – форстерит-кальцит-диопсидовый скарн – нефритсодержащий кальцит – тремолитовый скарн – пироксен – амфибол – клинозоизитовый скарн – амфиболиты.

Разнообразие окраски апокарбонатных нефритов от зеленовато-голубой до желтовато-кофейной, в отличие от апогипербазитовых разновидностей, имеющих зеленую окраску различной интенсивности, связано с особенностями химического состава. Содержание Fe^{2+} в апокарбонатных нефритах 0,15–1,82 мас. %, в апогипербазитовых разновидностях – 2,58–4,38 мас. %. Концентрация Sr и Ni в апогипербазитовых нефритах на два порядка выше, чем в апокарбонатных. Другой особенностью апокарбонатных нефритов является высокое содержание фтора (до 1 %).

Минеральные составы апогипербазитового и апокарбонатного нефрита отличаются. Если для апогипербазитовых разновидностей характерны серпентин, тальк, диопсид, пренит, магнезит, эпидот, цоизит, гранат, тремолит, сфен, магнетит, хромшпинелид, в качестве примеси апатит, хлориты, сульфиды и гидроокислы железа. В апокарбонатных нефритах присутствуют кальцит, доломит, тремолит [кварц, серпентин, диопсид, тальк, реже флюорит.

Прежде чем приступить к созданию полноценной модели образования нефрита, необходимо определить, что известно, а что не известно о его образовании.

Преимущество физико-химического моделирования по сравнению с существующими методами построения Р–Т и Eh–рН диаграмм устойчивости минеральных парагенезисов и водных комплексов или описания геологических структур состоит в более глубоком изучении закономерностей изменения минеральных парагенезисов в зависимости от степени протекания процесса. На каждом шаге фиксируется изменение химического состава новообразованных твердых фаз, концентраций и химических потенциалов. При этом важно, что в численных экспериментах открываются сложные химические взаимоотношения, которые не обнаруживаются при визуальном наблюдении или в экспериментах с элементарными системами.

Кавоктинское месторождение

Кавоктинское месторождение расположено в верховьях р. Кавокты. Доминирующее распространение име-

ют в различной степени гранитизированные метапесчаники, кристаллические сланцы, образующие среди гранитоидов различные по размерам ксенолиты. Более широко развиты амфиболовые и пироксен-амфиболовые кристаллические сланцы. Доломитовые мраморы образуют в гнейсах и сланцах небольшие по мощности прерывистые прослои и линзы, резко уступающие по размерам таковым других месторождений. Минеральный состав пород месторождения приведен в табл. 1.

Апокарбонатные месторождения нефрита формируются в зонах развитого кислого магматизма с преобладанием субщелочных калиево-натриевых высокоглиноземистых гранитоидов, контактирующих с ксенолитами доломитовых мраморов, по которым в процессе инфльтрационно-диффузионного кремниевое метасоматоза формируются залежи апокарбонатного нефрита (рис. 1).

Таблица 1. Минеральный состав нефритсодержащих метасоматических колонок Ковоктинского месторождения
Table 1. Mineral composition of jade metasomatic columns of Kovoktinskoe deposit

Апокарбонатные нефриты на контакте доломитового мрамора с гранитом Apo-carbonate jade at the contact of dolomite marble with granite	Гранитоиды Granitoids	Кварц/Quartz	SiO ₂	
		Бiotит/Biotite	KMg ₃ Fe ₃ AlSi ₃ O ₁₀ OH ₂ F ₂	
		Полевой шпат Feldspar	Микроклин Microcline	KAlSi ₃ O ₈
			Андезин Andesine	NaCaSiAl ₄ O ₈
		Роговая обманка Hornblende	Ca ₂ Mg ₅ Fe ₅ Al ₅ Al ₈ Si ₈ O ₂₂ OH ₂	
		Апатит/Apatite	Ca ₅ PO ₄ F	
	Мрамор Marble	Сфен/Sphen	CaTiSiO ₅	
		Кальцит/Calcite	CaCO ₃	
		Доломит/Dolomite	CaMg(CO ₃) ₂	
		Форстерит/Forsterite	Mg ₂ SiO ₄	
	Форстерит-кальцит-диопсидовый скарн Forsterite-calcite-diopside skarn	Апатит/Apatite	Ca ₅ PO ₄ F	
		Форстерит/Forsterite	Mg ₂ SiO ₄	
		Кальцит/Calcite	CaCO ₃	
		Диопсид/Diopside	CaMgSi ₂ O ₆	
		Тремолит/Tremolite	Ca ₂ Mg ₅ Si ₈ O ₂₂ OH ₂	
		Доломит/Dolomite	CaMg(CO ₃) ₂	
	Нефрит Nephritis	Кальцит/Calcite	CaCO ₃	
		Тремолит/Tremolite	Ca ₂ Mg ₅ Si ₈ O ₂₂ (OH) ₂	
Тремолит Tremolite	Кварц/Quartz	SiO ₂		
	Тремолит/Tremolite	Ca ₂ Mg ₅ Si ₈ O ₂₂ OH ₂		
	Тальк/Talc	Mg ₃ Si ₄ O ₁₀ OH ₂		

Фактором, предопределяющим процесс апокарбонатного нефритообразования, является существенно доломитовый состав исходных пород [11]. Доломитовые мраморы имеют средне-крупнозернистую структуру и массивную текстуру. Их минеральный состав представлен доломитом (80–90 %), кальцитом (0–10 %), форстеритом (0–20 %). Между доломитовыми мраморами и гнейсами встречаются удлиненные, согласно общему простиранию, прослои и линзы кварц-полевошпат-амфиболовых кристаллических сланцев.

Процессы метасоматического преобразования пород, связанные с постмагматическим этапом становления гранитоидов проявлены локально в зонах оперяющих тектонических нарушений либо приурочены к тектонически осложненным контактам пород [12]. Интенсивно они проявились в замке антиклинальной складки, где на контакте доломитовых мраморов с алюмосиликатными породами происходило образование нефритсодержащих скарнов.

В зависимости от литологических закономерностей пространственного размещения скарнов выделяются следующие типы залежей: 1) приуроченные к контакту доломитовых мраморов и гранитов; 2) приуроченные к контакту доломитовых мраморов и полевошпат-кварц-амфиболовых кристаллических сланцев; 3) залегающие в теле мраморов вне видимой связи с алюмосиликатными породами.

Состав аподоломитовых скарнов и характер распространения в них обособлений тонковолокнистого тремолита, представляющего собой нефрит, во всех типах залежей сходен, однако их мощности в каждом из трех случаев различны. Наиболее значительных размеров (до 2–2,5, реже до 3 м) достигает экзоскарновые зоны второго и третьего типов залежей. Наименьшие значения (0,5–1 м) характерны для метасоматитов гранитных контактов. [13]. Минеральный состав экзоскарновых зон представлен кальцит-тремолитовой породой с варьирующим соотношением минералов.

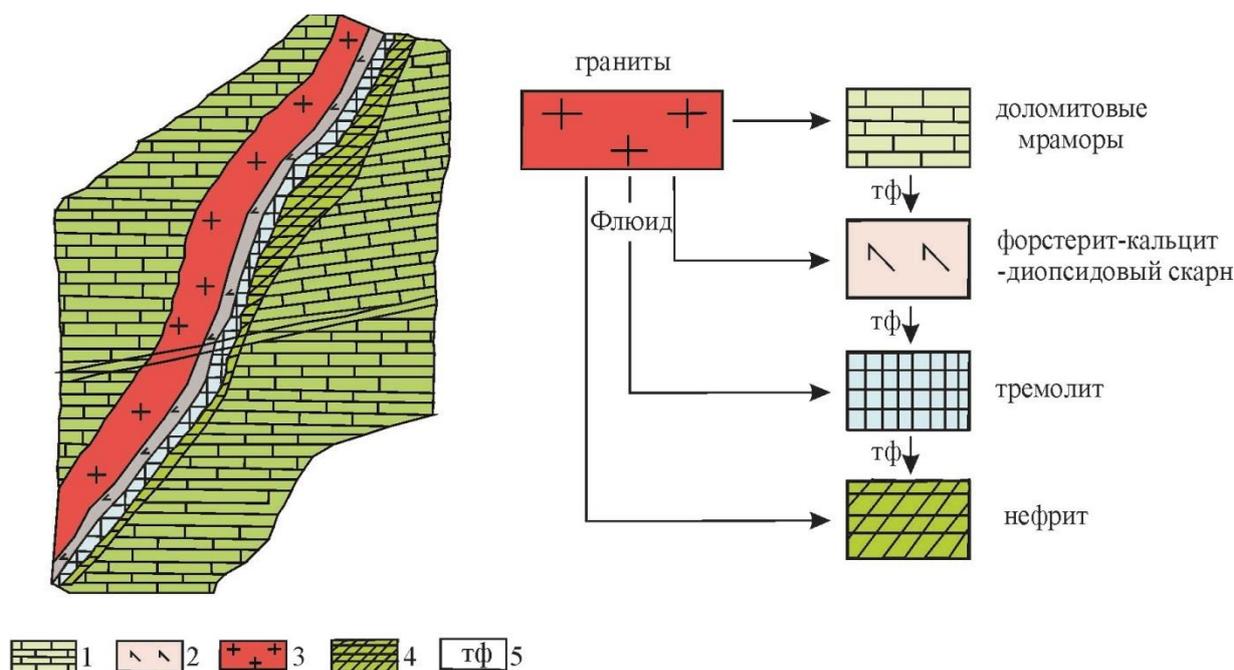


Рис. 1. Схема нефритовой жилы на контакте доломитовых мраморов с метаморфизованными гранитами и блок-схема последовательных стадий образования нефрита [11]: 1 – доломитовые мраморы; 2 – скарны; 3 – граниты; 4 – нефриты; 5 – твердые фазы

Fig. 1. Scheme of the jade vein on contact of dolomite marbles with metamorphosed granites and flowchart of linear stages of jade formation [11]: 1 – dolomite marbles; 2 – scarns; 3 – granites; 4 – jades; 5 – solids

Гидротермально-метасоматическая деятельность на контактах доломитовых мраморов с алюмосиликатными породами, главным образом с амфиболитами, и привела к возникновению нефритсодержащих скарновых залежей. Единообразная зональность скарновых тел иногда нарушается наличием реликтовых участков, сложенных метасоматически измененными габброидами [14].

Таким образом, установлены основные особенности процессов формирования месторождений апокарбонатного нефрита. Преобладающий генетический тип гранитоидов – интрузивно-анатектические субщелочные калиево-натриевые высокоглиноземистые граниты [14]. Обязательно существование в гранитах мелких ксенолитов карбонатных пород, по составу отвечающих доломитам. В зонах контактов гранитов и доломитов в результате процессов средне-температурного магниального скарнирования формируется метасоматическая колонка следующего строения: биотитовый гранит – околоскарновый граносиенит – пироксен-амфибол клиноцоизитовый метасоматит – нефритсодержащий аподоломитовый скарн, содержащий форстерит – доломитовый мрамор. Иногда на месте гранитов могут существовать различные по составу алюмосиликатные породы. В этих случаях в составе скарнов преобладают эпидот и хлорит. Нефритсодержащие аподоломитовые скарны представляют собой жилообразные залежи [15], которые образуются под воздействием гидротермальных растворов, вызывающих тремолитизацию доломита, образование форстерит-кальцит-диопсидового скарна, а затем образование нефрита и окварцевание, вплоть до образования мономинеральных кварцевых жил.

Оспинское месторождение

Нефритовая жила Оспинского месторождения расположена на контакте родингитов и микроантигритовых серпентинитов. Дальний от нефритовой жилы эндоконтакт родингита (табл. 2) сложен диопсидом и тремолитом, секущимися тонкими прожилками кварца и карбоната. Минеральный состав родингита по мере приближения к жиле изменяется от диопсид-клиноцоизитового с прожилками полевого шпата до диопсид-клиноцоизитового родингита с прожилками кварца. Содержание титана, алюминия, магния возрастает, а кальция – уменьшается. Под родингитом обычно подразумевается ассоциация диопсида, граната, везувиана, волластонита, альбита и развитых по ним хлорита, кальцита и пренита [16]. Состав тремолитов, отделяющих нефрит от серпентинитов, зависит от их местоположения. Вблизи контакта они содержат большие количества кальция, титана, алюминия, и меньшие магния.

Зоной апосерпентинитовых месторождений нефрита являются контакты тектонически ослабленных участков серпентинизированных гипербазитов хризотил-лизардитового состава с метаморфизованными телами основных или кислых пород, где в результате инфильтрационно-диффузного кальциевого метасоматоза образуются нефритовые жилы с повышенными концентрациями стронция, бария, цинка и титана – элементов, нехарактерных для гипербазитов.

Главными особенностями Восточно-Саянского нефритоносного района является то, что месторождения апосерпентинитового нефрита формируются в гипербазитовых массивах дунит-гарцбургитовой формации [17]. Нефритовые жилы на месторождении

ях залегают в пределах зон, сложенных катаклазированными хризотилсодержащими серпентинитами на контакте с родингитизированными базитами и тремолитизированными плагиогранитами. Метасоматическая зональность выглядит следующим образом: микроангитовый серпентинит – тремолитит – нефрит – тремолитит – кварц-диопсид-клиноцоизитовый родингит – цоизит-амфиболовая порода (рис. 2). Присутствие

хлорита, гроссуляра, везувиана, кальцита в алюмосиликатных метасоматитах указывает на развитие процессов диафтореза, в результате которого спутанноволокнистый тремолит нефрита замещается агрегатом призматического тремолита, тальком и хлоритом. Следовательно, если метасоматический процесс не закончился, то нефритовые жилы элиминируются.

Таблица 2. Минеральный состав нефритосодержащих метасоматических колонок Оспинского месторождения
Table 2. Mineral composition of jade metasomatic columns of Ospinskoe deposit

Апогипербазитовые нефриты на контакте серпентинита и тремолита Apohyperbasitic jades on the contact of serpentinite and tremolite	Порода/Rock	Минеральные ассоциации/Mineral associations			
	Серпентинит Serpentinite		Антигорит/Antigorite	$Mg_6Si_4O_{10}OH_8$	
Хромит/Lame			$FeCr_2O_4$		
Тальк/Talc			$Mg_3Si_4O_{10}OH_2$		
Родингит (start) Rodingite		Диопсид/Diopside	$CaMgSi_2O_6$		
		Тремолит/Tremolite	$Ca_2Mg_5Si_8O_{22}OH_2$		
		Цоизит/Zoisite	$Ca_2Al_3Si_3O_{12}OH$		
		Эпидот/Epidote	$Ca_2FeAl_2Si_3O_{12}OH$		
		Магнетит/Magnetite	Fe_3O_4		
		Тремолит/Tremolite	$Ca_2Mg_5Si_8O_{22}OH_2$		
Нефрит Nephritis		Магнетит/Magnetite	Fe_3O_4		
		Кварц/Quartz	SiO_2		
Родингит (finish) Rodingite		Тремолит/Tremolite	$Ca_2Mg_5Si_8O_{22}OH_2$		
		Цоизит/Zoisite	$Ca_2Al_3Si_3O_{12}OH$		
		Эпидот/Epidote	$Ca_2FeAl_2Si_3O_{12}OH$		
		Актинолит/Actinolite	$Ca_2Mg_5Fe_5OH_2$		
		Кварц/Quartz	SiO_2		
		Биотит/Biotite	$KMg_3Fe_3AlSi_3O_{10}OH_2F_2$		
Серицит-кварц-карбонатный сланец Sericite-Quartz-Carbonate Slate		Серицит/Sericite	$KAl_3Si_3O_{10}OH_2$		
		Хлорит/Chlorite	$Mg_6Fe_6Al_4Si_4O_{10}OH_8$		
		Цоизит/Zoisite	$Ca_2Al_3Si_3O_{12}OH$		
		Актинолит/Actinolite	$Ca_2Mg_5Fe_5OH_2$		
		Магнетит/Magnetite	Fe_3O_4		
		Сфен/Sphen	$CaTiSiO_5$		
		Полевой шпат/Feldspar		Микроклин Microcline	$KAlSi_3O_8$
				Андезин Andesine	$NaCaSiAl_4O_8$

Контакты апосерпентинитовых нефритовых жил с родингитами фиксируют существовавшую ранее границу серпентинитов с алюмосиликатными породами. Тремолит, присутствовавший в родингитах, не образует харак-

терной для нефритов спутанно-волокнистой структуры. Это продукты Fe-Mg-Ca метасоматоза, поэтому новообразованные минералы независимо от состава замещаемой породы имеют алюмо-кальциево-силикатный состав.

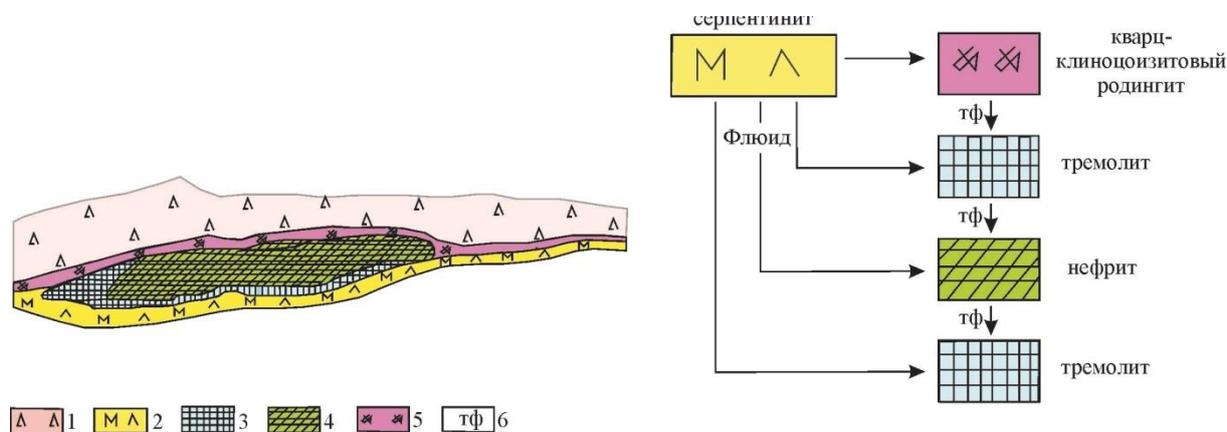


Рис. 2. Схема нефритовой жилы на контакте апогипербазитовых родингитов с серпентинитами и блок-схема последовательных стадий образования нефрита [5]: 1 – гранитизированный габбро; 2 – серпентиниты; 3 – тремолит; 4 – нефриты; 5 – кварц-клиноцоизит-диопсидовые родингиты; 6 – твердые фазы

Fig. 2. Scheme of the jade vein on contact of apohyperbasite rodingites with serpentinites and flowchart of linear stages of jade formation [5]: 1 – granite gabbro; 2 – serpentinites; 3 – tremolite; 4 – jades; 5 – quartz-clinozoisite-diopside rodingites; 6 – solids

Генетические проблемы нефритообразования

В глобальных процессах гидратации и метасоматоза гипербазитов нефритообразование занимает определенное место. Тела нефритов приурочены к массивам гипербазитов с магнезиальным составом. Метасоматическая зональность может быть нескольких типов. Общим для всех типов зональности вне зависимости от состава алюмосиликатных пород является наличие серпентинита и оталькование пород. Состав алюмосиликатных метасоматитов зависит от состава исходной породы, но парагенезисы тыловых зон всегда включают диопсид и цоизит. Единобразие зональности метасоматитов обусловлено воздействием флюидов близкого состава [18].

Нефритовые парагенезисы формируются в Р–Т условиях зеленосланцевой фации метаморфизма. О восстановленном характере флюидного режима свидетельствует преобладание в нефритах закисного железа, сульфидов никеля и графита. В анионной части флюидов предполагается присутствие хлора, фиксируемое в составе апосерпентинитовых нефритов, и фтора в случае апокарбонатных нефритов.

Нефрит – это типичная контактовая порода, формирующаяся в результате метасоматического замещения серпентинитов или других ультраосновных пород [1]. Термальные растворы, проникавшие в зону контакта, серпентинизировали исходные породы и образовывали нефритовые жилы.

В процессе замещения серпентинита нефритовым агрегатом сохраняется рисунок вкрапленности хромшпинелида и тонковолокнистого тремолита по карбонату. Амфибол-цоизитовые породы преобразуются в родингиты, сложенные кварцем, клиноцоизитом и диопсидом. С термальными растворами в серпентиниты привносятся кальций и кремний, магний выносятся, а алюминий и железо инертны. В процессах образования апокарбонатных нефритов мрамора за счет поступления кремния, алюминия, калия, и магния, а также удаления CO_2 и кальция серпентинизируются.

Призматические тремолиты замещают нефрит в условиях длительного воздействия гидротерм, приводящего к перекристаллизации волокон в призмы при тех же химических составах флюидов, но иных Р–Т условиях. Появление хлорита в нефритах служит индикатором ухудшения качества нефрита [19].

Физико-химические модели нефритообразования

Модель всегда отличается от своего реального воплощения. Она задает принципиальные границы процесса, определяет его вектор и те компоненты, существование которых вероятно. На каждой более или менее завершённой стадии вводятся корректирующие поправки. Создать универсальную модель формирования и развития флюидных систем невозможно, но возможно разработать количественные схемы эволюции базовых структурно-динамических типов флюидных и магматических систем с моделями тех процессов, которые управляют растворением, переносом и отложением микро- и макроэлементов. Такой подход позволит выделить стандартную часть, которую

можно рассмотреть с помощью готовых алгоритмов, вычислительных схем и программ, и нестандартную, связанную со спецификой данного геологического объекта, что позволит реконструировать как общий характер, так и особенности эволюции конкретной флюидной системы.

Вместе с качественными геолого-геохимическими построениями и аналитическими данными имитационное моделирование единственно пригодное средством исследования особенностей флюидных систем. Даже в сравнительно простых моделях с участием флюидных растворов приходится значительно увеличивать количество индивидуальных веществ в мультисистеме. Список веществ, потенциально возможных в равновесии, становится более обширным, если одновременно с водным раствором присутствует и газовая смесь. Именно динамическое изменение баланса водный раствор – газовая смесь – один из главных факторов гидротермальных процессов.

На первой стадии формирования модели необходимо подобрать химические элементы, полноценно описывающие состав системы [20]. Исключение того или иного элемента может сократить набор возможных минералов, нарушив последовательность их кристаллизации. Обязательны как макро-, так и микроэлементы, контролирующие физико-химические параметры нефритообразования [21]. Макроэлементы определяют «кислотность–щелочность» флюидов и окислительно-восстановительный потенциал процесса минералообразования и фазовый состав. Микроэлементы влияют на второстепенные свойства минералов – цвет, прозрачность [22]. В определенных Р–Т условиях некоторые из этих элементов могут образовывать собственные фазы, содержания которых меньше, чем 10^{-6} моль. Выбор микроэлементов для каждой геохимической системы производится исходя из роли элементов в изучаемом процессе и наличия термодинамических свойств их соединений.

На основе химического состава различных метасоматических зон [22] установлен набор элементов, достаточный для формирования физико-химических моделей процесса образования нефрита (табл. 5). Это калий и натрий, роль которых в амфиболообразовании доказана экспериментально; кальций и магний, кремний, алюминий и железо, содержание которых контрастно в метасоматических зонах. Хром и никель определяют хромоформные характеристики. Обнаружение сульфидов никеля предопределило включение серы в физико-химическую модель. Также в нефритах присутствуют титан, фосфор, марганец, наследуемые из замещающих пород. Хлор, фтор, углерод, кислород, водород включены как значимые компоненты нефритообразующих флюидов.

Выбор возможных водных, газообразных соединений и твердых фаз определяется списком химических элементов, включенных в модель. В растворах должны присутствовать простые ионы, окислы, гидроокислы, карбонаты, хлориды, фториды и сульфиды. Обязательно включение водорастворимых газов и самих газов. Необходимо задать твердые растворы основных минералов, индивидуальных соединений, и

собственных фаз микроэлементов, существование которых возможно в P–T условиях метасоматических процессов. Список основных, наиболее вероятных компонентов, включенных в физико-химическую модель, представлен в табл. 5.

Стабильность нефритовых парагенезисов в условиях зеленокаменной фации метаморфизма указывает на то, что моделирование следует проводить в границах 2–3 кбар. Эксперименты по синтезу тремолит-асбеста проводились при температурах в 400–500 °С. Следовательно, оптимальный температурный интервал моделирования 300–450 °С. Особенности химического и редкоэлементного состава вмещающих нефритовые жилы породы изученной области подробно рассмотрены в публикациях М.С. Холькина [23]. Их средние химические составы приведены в табл. 3, 4.

Таблица 3. Химический состав метасоматитов жилы б Оспинского месторождения (вес. %)

Table 3. Chemical composition of metasomatites of vein б of Ospinskoe deposit (wt. %)

Оксиды Oxides	Микроангитогристовый серпентинит Mikroantigorite serpentinit	Тремолит Tremolite	Нефрит Nephritis	Тремолит Tremolite	Кварц-клинозоиситовый родингит Quartz-clinozoisite-rodingite
SiO ₂	42,42	56,65	55,72	54,91	51,12
TiO ₂	0,04			0,02	0,51
Al ₂ O ₃	0,81	0,27	1,44	1,97	6,10
Fe ₂ O ₃	2,77	1,20	1,18	1,15	1,90
FeO	3,95	1,98	2,33	2,87	2,87
MnO	0,13	0,09	0,10	0,08	0,15
CaO	0,56	11,76	12,18	11,76	19,60
MgO	36,59	24,90	24,19	22,88	15,42
K ₂ O	0,01	0,01	0,03	0,06	0,06
Na ₂ O	0,001	0,001	0,04	0,04	0,17
P ₂ O ₅	–	–	–	–	0,34

Таблица 4. Химический состав пород Кавоктинского месторождения, (вес. %)

Table 4. Chemical composition of rocks of Kavoktinskoe deposit (wt. %)

Компонент Components	Граниты Granites	Диориты Diorites	Гранитизированное габбро Granitized gabbro	Скарпированное габбро Scarned gabbro	Доломитовый мрамор Dolomite marble	Серпентин-кальцит-тремолитовый скарн Serpentine-calcite-tremolite scarn	Нефрит Nephrit
SiO ₂	71,65	62,8	48,50	43,4	2,50	52,3	54,8
TiO ₂	0,37	0,69	1,7	0,79	0,13	0,05	0,05
Al ₂ O ₃	13,37	16,52	16,06	15,84	1,01	3,03	2,76
Fe ₂ O ₃	0,61	1,23	4,41	5,72	0,02	0,95	0,77
FeO	2,20	2,9	6,77	4,10	0,11	0,35	0,75
MnO	0,04	0,04	0,14	0,16		0,14	0,1
CaO	2,73	3,0	8,86	16,03	29,79	18,82	11,89
MgO	1,33	1,72	6,17	8,15	20,53	19,59	23,42
K ₂ O	2,54	2,7	1,9	0,35	0,02	0,23	0,1
Na ₂ O	3,05	3,6	2,04	1,7	0,05	0,17	0,14
P ₂ O ₅	0,06	0,24	0,57	0,84	0,01	0,17	0,06
F	–	–	0,25	–	–	–	–

Таким образом, выполнен важный этап подготовки физико-химической модели. Подобраны химические и минеральные составы нефритовой жилы на контакте апогипербазитовых родингитов с серпентинитами и нефритовой жилы на контакте доломитовых мраморов с метаморфизованными гранитами. Определены температуры и давления процесса, известен источник водного флюида и состав растворенных газов. Разработана рабочая блок-схема процесса и по ней подготовлена многорезервуарная физико-химическая модель.

В отличие от предшествующих работ впервые будут определены составы флюидов и интенсивность метасоматического процесса, то есть дана количественная оценка массопереноса. Это позволит численно оценить влияние летучих компонентов на метасоматическую зональность. Также будут определены масштабы изменения Eh и pH растворов на завершающих стадиях метасоматического процесса [24]. Подготовленные физико-химические модели процесса нефритообразования будут надежно подтверждены полевыми исследованиями.

Таблица 5. Основные компоненты физико-химической модели

Table 5. Major components of the physico-chemical model

Независимые компоненты/Independent components Si, Al, Fe, Ca, Mg, K, Na, Mn, Cl, F, S, C, O, e (электрон/electron)
Компоненты флюида/Fluid components Al(OH) ₂ ⁺ , Al(OH) ₃ ⁰ , Al(OH) ₄ ⁻ , Al ³⁺ , AlSO ₄ ⁺ , F ⁻ , HF ⁰ , CH ₄ ⁰ , CO ⁰ , CO ₂ ⁰ , Cl ⁻ , H ₂ O, N ₂ O, NH ₃ ⁰ , NH ₄ ⁺ , NO ₃ ⁻ , O ₂ ⁰ , S ₂ ⁻ , SO ₄ ²⁻ , CO ³⁻ , Fe(OH) ₂ ⁺ , Fe(OH) ₃ ⁰ , Fe(OH) ₃ ⁻ , Fe ²⁺ , Fe ³⁺ , FeCl ⁺ , FeCl ₂ ⁰ , FeCl ₂ ⁺ , FeHS ⁺ , FeSO ₄ ⁰ , FeSO ₄ ⁺ , Ca(CO ₃) ₂ ²⁻ , Ca(OH) ₂ ⁰ , Ca ²⁺ , CaCO ₃ ⁰ , CaCl ₂ ⁰ , CaOH ⁺ , CaSO ₄ ⁰ , H ₂ SO, H ₂ SO ₄ ⁰ , HS ⁻ , HSO ⁺ , H ₂ SiO ⁺ , H ₃ SiO ⁺ , H ₃ SiO ⁺ , HCO ³⁻ , HCl ⁰ , HNO ₃ ⁰ , H ₂ CO ₃ ⁰ , K ⁺ , K ₂ CO ₃ ⁰ , K ₂ SO ₄ ⁰ , KCO ₃ ⁻ , KCl ⁰ , KOH ⁰ , KSO ⁺ , Mg(OH) ₂ ⁰ , Mg ²⁺ , MgCO ₃ ⁰ , MgCl ₂ ⁰ , MgOH ⁺ , MgSO ₄ ⁰ , Mn ²⁺ , MnOH ⁺ , Na ⁺ , Na ₂ CO ₃ ⁰ , Na ₂ SO ₄ ⁰ , NaCO ₃ ⁻ , NaCl ⁰ , NaSO ₄ ⁻ , OH ⁻ , H ⁺ , H ₂ O
Газы/Gases Cl ₂ , F ₂ , HCl, H ₂ , H ₂ S, H ₃ N, NO, NO ₂ , N ₂ , N ₂ O, O ₂ , CO, CO ₂ , CH ₄ , C ₂ H ₆ , C ₃ H ₈
Твердые фазы/Solid phases Кварц, биотит, магнетит, сфен, тремолит, антигорит, тальк, хромшпинелид, цоизит, хлорит, микроклин, санидин, лейкоксен, кальцит, доломит, форстерит, роговая обманка, андезин, олигоклаз, апатит, ортоклаз, адуляр, анортит, альбит, серпентин, нефрит, диопсид, актинолит, серицит. Quartz, biotite, magnetite, sphene, tremolite, antigorite, talc, chrome spinelide, zoisite, chlorite, microcline, sanidin, leucocoxene, calcite, dolomite hornblende, andesine, oligoclase, apatite, orthoclase, adular, anorthite, albite, serpentine, nephrite, diopside, actinolite, sericite

Заключение

Подготовлены исходные данные для двух физико-химических моделей образования нефрита – апокарбонатного и апогипербазитового. Определены вероятные минеральные парагенезисы в метасоматических зональностях и особенности компонентного состава гидротермальных растворов для этих типов месторождений. Физико-химическое моделирование позволит точно определить соотношение масс взаимодействующих пород, необходимое количество флюида и относительное время его взаимодействия,

предсказать, что произойдет с нефритовой жилой, если метасоматоз будут растянут во времени. Следовательно, по известной метасоматической зональности можно будет реконструировать относительный возраст месторождения, массы перемещенных веществ и установить роль глубинных (эндогенных) источников летучих компонентов, а также определить, почему, несмотря на широкую распространенность и протяженность контактов гипербазитов и габбро, гранитов и доломитов, месторождения нефритов относительно редки, малоразмерны и уникальны по химическому составу.

Одной из причин образования нефритосодержащих тел является строго определенное соотношение масс взаимодействующих пород и то обстоятельство, что источник тепла может не являться источником флюида. Общее количество флюида, которое может пройти через зону контакта, позволяет определить относительное время метасоматического процесса. Главным

фактором, контролирующим образование спутанно-волокнутой структуры тремолитов, является шоковое увеличение давления в скарнах за счет серпентинизации. Вероятно, поэтому в родингитах, где температура ниже, а давление не испытывает резких изменений, тремолит не образует характерной для нефритов спутанно-волокнутой структуры. Это предположение будет проверено моделированием процесса формирования нефритосодержащих скарнов с ограничением на объем. Согласно представлениям И.К. Карпова, разработчика программного комплекса «Селектор»: «Особое внимание следует уделять проблеме достоверности эмпирических обобщений, которые будут приняты в качестве физико-химических законов эволюции метасоматитов, поскольку возможности построения концептуальных теорий их формирования ограничены точностью геолого-геохимической информации» [7].

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Нефриты Восточной Сибири: геохимические особенности и проблемы генезиса / М.В. Бурцева, Г.С. Рипп, В.Ф. Посохов, А.Е. Мурзинцева // Геология и геофизика. 2015. – Т. 56. – № 3. – С. 516–527.
2. Vennemann T.W., O'Neil J.R. A simple and inexpensive method of hydro-gen isotope and water analyses of minerals and rocks based on zinc reagent // Chemical Geology. – 1993. – V. 103. – P. 227–234.
3. Источники флюидов, формировавших апогипербазитовые метасоматиты западного Забайкалья / М.В. Рампилова, Г.С. Рипп, Б.Б. Дамдинов, М.О. Рампилов, В.Ф. Посохов // Геология, поиски и разведка месторождений полезных ископаемых. – 2017. – Т. 40. – № 2. – С. 23–35.
4. Halperin S.T., Hruby Z.X., Mongelluzzo R. The weight of ritual: classic Maya jade head pendants in the round // Antiquity. – 2018. – V. 92. – P. 758–771.
5. Сутурин А.Н., Замалетдинов Р.С., Секерина Н.В. Месторождения нефрита. – Иркутск: Изд-во ИГУ, 2015. – 377 с.
6. Медведев В.Я., Иванова Л.А. Флюидный режим нефритообразования. – Новосибирск: Изд-во Наука, Сиб. отд-ние, 1989. – 129 с.
7. Карпов И.К., Чудненко К.В., Сутурин А.Н. Мегасистема контакто-инфильтрационного метасоматоза и ее расчет на ЭВМ // Геология и геофизика. – 1987. – № 11. – С. 57–64.
8. Гомбоев Д.М., Андросов П.В., Кислов Е.В. Кавоктинское месторождение светлоокрашенного нефрита: условия залегания и особенности вещественного состава // Разведка и охрана недр. – 2017. – № 9. – С. 44–50.
9. Composition and distinction of white nephrite from Asian deposits / L. Xiaoxiao, S. Esther, W. Ruihua, W. Shiqi, G. Jürgen // Journal of Mineralogy and Geochemistry. – 2013. – V. 190. – P. 49–65.
10. A method of determining heated ancient nephrite jades in China / Y. Bao, C. Zhao, Y. Li, X. Yun // Scientific reports. – 2018. – P. 1–11.
11. Секерина Н.В. Условия локализации месторождений апокарбонатного нефрита средне-Витимской горной страны // Геология и геофизика. – 1988. – № 11. – С. 106–111.
12. Кочнев А.П., Краснов Д.А. Факторы нефритонности Голубинско-Олламинского нефритонного поля (Республика Бурятия) // Известия Сибирского отделения секции наук о Земле Российской академии естественных наук. Геология, разведка и разработка месторождений полезных ископаемых. – 2017. – Т. 40. – № 1. – С. 52–65.
13. Кочнев А.П., Краснов Д.А., Иванова Р.Н. Опыт многофакторного локального прогнозирования на примере голубинско-олламинского нефритонного поля (республика Бурятия) // Известия Сибирского отделения Секции наук о Земле РАЕН. Геология, разведка и разработка месторождений полезных ископаемых. – 2018. – Т. 41. – № 4. – С. 50–66.
14. Glow discharge mass spectrometry studies on nephrite minerals formed by different metallogenic mechanisms and geological environments / B. Siqin, R. Qian, S.J. Zhuo, F.X. Gan, M. Dong, Y.F. Hua // International Journal of Mass Spectrometry. – 2012. – V. 309. – P. 206–211.
15. Секерин А.П. О роли разрывных нарушений в формировании нефритовых месторождений Средне-Витимской горной страны // Разломы и эндогенное оруденение Байкало-Амурского региона. – М.: Изд-во «Наука», 1982. – С. 116–121.
16. Коржинский А.Ф. Скарновые образования в Оспинско-Китойском гипербазитовом массиве в Восточном Саяне // Записки Всесоюзного минералогического общества. 1958. – Т. 87. – № 3. – С. 327–347.
17. Колесник Ю.Н. Нефриты Сибири. – Новосибирск: Изд-во «Наука», Сиб. отд-ние, 1965. – 150 с.
18. Kovacevich B., Callaghan M.G. Fifty shades of green: interpreting Maya jade production, circulation, consumption, and value // Ancient Mesoamerica. – 2018. – V. 30. – P. 457–472.
19. Сутурин А.Н., Замалетдинов Р.С., Гаврилова В.П. Геохимические и геофизические методы поисков месторождений нефрита // Геохимические поиски самоцветов. – Новосибирск: Наука, Сиб. отд-ние, 1990. – С. 45–76.
20. Сутурин А.Н. Методические вопросы моделирования метасоматических процессов (на примере нефритообразования) // Физико-химические модели в геохимии. – Новосибирск: Наука, Сиб. отд-ние, 1988. – С. 4–37.
21. Formation of Au-bearing antigorite serpentinites and magnetite ores at the massif of ophiolite ultramafic rocks: thermodynamic modeling / V. Murzin, K. Chudnenko, G. Palyanova, D. Varlamov // Minerals. – 2019. – V. 9. – P. 758–782.
22. Physicochemical models of formation of gold-silver ore mineralization at the Rogovik deposit (Northeastern Russia) / T.V. Zhuravkova, G.A. Palyanova, K.V. Chudnenko, R.G. Kravtsova, I.R. Prokopyev, A.S. Makshakov, A.S. Borisenko // Ore Geology Reviews. – 2017. – V. 91. – P. 1–20.
23. Холькин М.С. Особенности состава и генезиса нефритов Саяно-Байкальской горной области // Проблемы геологии и освоения недр: Труды IX Международного научного симпозиума имени академика М.А. Усова студентов и молодых ученых. – Томск: Изд-во Томского политехнического университета, 2005. – С. 16–18.
24. Harlow G.E., Sisson V.B., Sorensen S.S. Jadeite from Guatemala: new observations and distinctions among multiple occurrences // Geologica Acta. – 2011. – V. 9. – P. 363–387.

Поступила: 19.06.2020 г.

Информация об авторах

Филиппова А.А., аспирант, инженер-исследователь Института геохимии им. А.П. Виноградова СО РАН.

Мехоношин А.С., кандидат геолого-минералогических наук, старший научный сотрудник Института геохимии им. А.П. Виноградова; профессор Иркутского национального исследовательского технического университета.

Бычинский В.А., кандидат геолого-минералогических наук, старший научный сотрудник Института геохимии им. А.П. Виноградова.

Чудненко К.В., доктор геолого-минералогических наук, ведущий научный сотрудник Института геохимии им. А.П. Виноградова.

UDC 553.8 550.42

PHYSICO-CHEMICAL FEATURES OF FLUIDES, WHICH FORMED APOHYPERBASITE, AND APOCARBONATE JADES

Anastasia A. Filippova¹,
a.filippova@igc.irk.ru

Alexey S. Mekhonoshin^{1,2},
mekhonos@igc.irk.ru

Valery A. Bychinsky¹,
val@igc.irk.ru

Konstantin V. Chudnenko¹,
chud@igc.irk.ru

¹ A.P. Vinogradov Institute of Geochemistry SB RAS,
1A, Favorsky street, P.O. box 9, Irkutsk, 664033, Russia.

² Irkutsk National Research Technical University,
83, Lermontov street, Irkutsk, 664074, Russia.

The relevance. The deposits of two formation types (apohyperbasite and apocarbonate) were discovered in the jade province of Siberia, the largest in Russia. Their bodies are usually formed on the contact of serpentinized rocks and dolomite marbles with the aluminosilicate rocks. It is necessary to identify the genetic differences in jade of various formational accessories that allows making a conclusion on the sources of the fluid phase and answering the actual question about the oxygen source in the minerals forming the jade.

The main aim of the research is to justify the physicochemical conditions of jade formation with the help of a critical summary of the world's material on the geochemistry and petrology of jade.

Objects: Kavoktinskoe deposit of apocarbonate jade and Osipinskoe deposit of apohyperbasite jade.

Methods. Chemical composition of the rocks was determined by photometric, atomic absorption, potentiometric and flame photometric methods. Trace element analysis was done by inductively coupled plasma mass spectrometry. The isotopic compositions of oxygen and carbon were analyzed by laser fluorination, and carbon and oxygen in carbonates – by the method of decomposition with orthophosphate acid. The isotopic composition of hydrogen in hydroxyl-containing minerals was determined by the method of Vennemann, O'Neil.

Results. It was found that apogiperbasitic jades were formed under the influence of magmatic and metamorphic fluids released during the deserpentinization of rocks; and in apocarbonate jade occurrences, the fluid is meteoric water saturated with carbon dioxide formed during decarbonization of dolomite. The order of formation of mineral paragenesis during the expansion of metasomatic zonation on the contact of rocks of various compositions was considered. It was shown that the uniformity of the mineralogical types of jade of a various genesis depends on composition of the hydrothermal solution, and P–T conditions of the process. Apocarbonate jade belongs to the low-temperature facies of magnesian skarns by the mineral paragenesis. As a result, the following metasomatic zoning is formed: dolomite marble – calcite marble with jade – tremolite skarn – pyroxene – amphibole – clinocycloisite skarn – amphibolites. The deposits of apohyperbasite jade have the different metasomatic zonality: microantigorite serpentinite – tremolite – jade – tremolite – quartz-diopside-clinocycloisite rhodinite – cycloisite-amphibole rock. The temperature varies in the range of 300–450 °C, the pressure is 2000–3000 bar. These data allow us to create a model that properly describes the characteristics of the physicochemical processes of both apocarbonate and apogiperbasitic jade formation.

Key words:

Jade, geochemistry, isotopes, physicochemical forming conditions, Eastern Siberia.

REFERENCES

- Burtseva M.V., Ripp G.S., Posokhov V.F., Murzintseva A.E. Jades of Eastern Siberia: geochemical features and problems of the genesis. *Geology and geophysics*, 2015, vol. 56, no. 3. pp. 516–527. In Rus.
- Vennemann T.W., O'Neil J.R. A simple and inexpensive method of hydro-gen isotope and water analyses of minerals and rocks based on zinc reagent. *Chemical Geology*, 1993, vol. 103, pp. 227–234.
- Rampilova M.V., Ripp G.S., Damdinov B.B., Rampilov M.O., Posokhov V.F. Sources of fluids forming apogiperbasitic metasomatites of western Transbaikalia. *Geology, prospecting and exploration of mineral deposits*, 2017, vol. 40, no. 2, pp. 23–35. In Rus.
- Halperin C.T., Hruby Z.X., Mongelluzzo R. The weight of ritual: classic Maya jade head pendants in the round. *Antiquity*, 2018, vol. 92, pp. 758–771.
- Suturin A.N., Zamaletdinov R.S., Sekerina N.V. *Mestorozhdeniya nefrita* [Jade deposits]. Irkutsk, ISU Publ., 2015. 377 p.
- Medvedev V.Ya., Ivanova L.A. *Fluidny rezhim nefritoobrazovaniya* [Fluids of oil formation]. Novosibirsk, Nauka publ., Sib. Department, 1989. 129 p.
- Karpov I.K., Chudnenko K.V., Suturin A.N. The megasystem of contact-infiltration metasomatism and its computer calculation. *Geology and Geophysics*, 1987, no. 11, pp. 57–64. In Rus.
- Gomboev D.M., Androsov P.V., Kislov E.V. Kavokta deposit of light-colored jade occurrence and characteristics of the composition. *Exploration and protection of subsurface resources*, 2017, vol. 9, pp. 44–50. In Rus.
- Xiaoxiao L., Esther S., Ruihua W., Shiqi W., Jürgen G. Composition and distinction of white nephrite from Asian deposits. *Journal of Mineralogy and Geochemistry*, 2013, vol. 190, pp. 49–65.
- Bao Y., Zhao C., Li Y., Yun X. A method of determining heated ancient nephrite jades in China. *Scientific reports*, 2018, pp. 1–11.
- Sekerina N.V. Localization conditions for apocarbonate jade deposits of Mid-Vitim Highlands. *Geology and geophysics*, 1988, no. 11, pp. 106–111. In Rus.

12. Kochnev A.P., Krasnov D.A. Factors of nephritic Golyubinsk-Ollaminskogo nephritic field (Republic of Buryatia). *Bulletin of the Siberian Branch of the Earth Sciences Section of the Russian Academy of Natural Sciences. Geology, exploration and development of mineral deposits*, 2017, vol. 40, no. 1, pp. 52–65. In Rus.
13. Kochnev A.P., Krasnov D.A., Ivanova R.N. An experience of multifactor local prognosis on the example of the Golyubinsky-Allaminsky nephritic field (Republic of Buryatia). *Bulletin of the Siberian Branch of the Section of Earth Sciences of Russian Academy of Natural Sciences. Geology, exploration and development of mineral deposits*, 2018, vol. 41, no. 4, pp. 50–66. In Rus.
14. Siqin B., Qian R., Zhuo S.J., Gan F.X., Dong M., Hua Y.F. Glow discharge mass spectrometry studies on nephrite minerals formed by different metallogenic mechanisms and geological environments. *International Journal of Mass Spectrometry*, 2012, vol. 309, pp. 206–211.
15. Sekerin A.P. *Razlomy i endogennoe orudnenie Baikalo-Amurskogo regiona* [Faults and endogenous mineralization of Baikal-Amur region]. Moscow, Nauka Publ., 1982. 121 p.
16. Korzhinsky A.F. Skarnovye obrazovaniya v Ospinsko-Kitoyskom giperbazitovom massive v Vostochnom Sayane [Skarn formations on Ospinsky-Kitoysky hyperbasite massif at Eastern Sayan]. *Zapiski Vsesoyuznogo mineralogicheskogo obshchestva*, 1958, no. 3, pp. 327–347.
17. Kolesnik Yu.N. *Nefrity Sibiri* [Nephrites of Siberia]. Novosibirsk, Nauka Publ., 1965. 150 p.
18. Kovacevich M.G., Callaghan M.G. Fifty shades of green: interpreting Maya jade production, circulation, consumption, and value. *Ancient Mesoamerica*, 2018, vol. 30, pp. 457–472.
19. Suturin A.N., Zamaletdinov R.S., Gavrilova V.P. Geokhimicheskie i geofizicheskie metody poiskov mestorozhdenii nefrita [Geochemical and geophysical methods of searching for jade deposits]. *Geokhimicheskie poiski samotsvetov* [Geochemical searches for gems]. Novosibirsk, Nauka Publ., 1990. pp. 45–76.
20. Suturin A.N. Metodicheskie voprosy modelirovaniya metasomaticheskikh protsessov (na primere nefritoobrazovaniya) [Methodological issues of modeling metasomatic processes (on the example of oil formation)]. *Fiziko-khimicheskie modeli v geokhimii* [Physicochemical models in geochemistry]. Novosibirsk, Nauka Publ., 1988. pp. 4–37.
21. Murzin V., Chudnenko K., Palyanova G., Varlamov D. Formation of Au-bearing antigorite serpentinites and magnetite ores on the massif of ophiolite ultramafic rocks: thermodynamic modeling. *Minerals*, 2019, vol. 9, pp. 758–782.
22. Zhuravkova T.V., Palyanova G.A., Chudnenko K.V., Kravtsova R.G., Prokopyev I.R., Makshakov A.S., Borisenko A.S. Physicochemical models of formation of gold–silver ore mineralization at Rogovik deposit (Northeastern Russia). *Ore Geology Reviews*, 2017, vol. 91, pp. 1–20.
23. Kholkin M.S. Osobennosti sostava i genezisa nefritov Sayano-Baykalskoy gornoy oblasti [Characteristics of composition and genesis of jade at Sayan-Baikal mountain region]. *Problemy geologii i osvoyeniya neдр. Trudy IX Mezhdunarodnogo nauchnogo simpoziuma imeni akademika M.A. Usova studentov i molodykh ucheykh* [Problems of geology and recourses exploration. Proc. of the IX International Academic Symposium after academician M.A. Usov for students and young scientists]. Tomsk, Tomsk Polytechnic University Publ. house, 2005. Pp. 16–18.
24. Harlow G.E., Sisson V.B., Sorensen S.S. Jadeitite from Guatemala: new observations and distinctions among multiple occurrences. *Geologica Acta*, 2011, vol. 9, pp. 363–387.

Received: 19 June 2020.

Information about the authors

Anastasia A. Filippova, postgraduate student, engineer researcher, A.P. Vinogradov Institute of Geochemistry SB RAS.

Alexey S. Mekhonoshin, Cand. Sc., senior researcher, A.P. Vinogradov Institute of Geochemistry SB RAS; professor, Irkutsk National Research Technical University.

Valery A. Bychinsky, Cand. Sc., senior researcher, A.P. Vinogradov Institute of Geochemistry SB RAS.

Konstantine V. Chudnenko, Dr. Sc., leading researcher, A.P. Vinogradov Institute of Geochemistry SB RAS.