

УДК 549.057: 549.231: 549.322: 549.621.13

ВЛИЯНИЕ КОНЦЕНТРАЦИИ СЕРЫ НА СУЛЬФИДИЗАЦИЮ ОЛИВИНА ПРИ *PT*-ПАРАМЕТРАХ ЛИТОСФЕРНОЙ МАНТИИ

© 2023 г. Ю. В. Баталева^{1,*}, О. В. Фурман¹, Е. В. Здроков¹,
Ю. М. Борздов¹, член-корреспондент РАН Ю. Н. Пальянов¹

Поступило 21.11.2022 г.

После доработки 12.12.2022 г.

Принято к публикации 15.12.2022 г.

Экспериментальные исследования, направленные на моделирование процессов взаимодействия серосодержащих метасоматических агентов с мантийными силикатами и оценку влияния концентрации серы на сульфидизацию оливина, проведены в системе Fe,Ni-оливин – сера на аппаратуре высокого давления БАРС (1050 и 1450°C, 6.3 ГПа, 40–60 ч, концентрации серы (X_s) 0.1, 2 и 6 мол. %). Установлено, что в результате перекристаллизации Fe,Ni-оливина в расплаве серы происходит экстракция Fe и Ni из оливина в этот расплав, с последующим образованием Fe,Ni-сульфидов (или сульфидных расплавов) и низкожелезистых, низконикелевых силикатов. Определены ключевые индикаторные характеристики процесса сульфидизации оливина в зависимости от температуры и концентрации серы, включающие характерные фазовые ассоциации, закономерности эволюции химических составов минеральных и расплавных фаз, а также особенности строения кристаллов оливина. Экспериментально установлено, что восстановительные серосодержащие метасоматические агенты даже в минимальных концентрациях и при относительно низких температурах способны растворять и транспортировать мантийные силикаты и сульфиды, а также могут играть важную роль в сульфидном рудообразовании в мантии.

Ключевые слова: экспериментальное моделирование, мантийный метасоматоз, мантийные флюиды, сульфидизация оливина, оливин, серосодержащий флюид, сульфид, мантийные сульфиды

DOI: 10.31857/S2686739722602642, **EDN:** NYOEQA

В настоящее время исследование процессов мантийного метасоматоза является одним из наиболее актуальных направлений мантийной петрологии. По современным представлениям, в качестве потенциальных восстановительных метасоматических агентов могут рассматриваться серосодержащие флюиды, сульфидные расплавы, а также компоненты C–O–H–S флюида, например, CH₄, H₂S и CS₂ [1]. Основными источниками восстановленных обогащенных серой расплавов и флюидов в мантии являются процессы, происходящие в зонах субдукции, на границе ядра и мантии, а также под воздействием вещества плюмов на мантийные породы [2, 3]. При этом предполагается, что генезис части мантийных сульфидов может быть связан с реакциями сульфидизации, происходящими при воздействии серосодержащих флюидов или расплавов на Mg,Fe,Ni-силикаты мантийных ультраосновных

пород. Пионерские экспериментальные исследования по моделированию реакций сульфидизации оливина, пироксенов и граната были проведены в 1960–1980-х годах при высоких температурах и атмосферном давлении [4, 5], в условиях плавления этих силикатов. Ранее нами исследованы процессы взаимодействия природного Fe,Ni-содержащего оливина с расплавом серы при *PT*-параметрах литосферной мантии (концентрация серы в системе 10 мол. %) [6], и показана принципиальная возможность формирования мантийных сульфидов или сульфидных расплавов в результате экстракции переходных металлов из силикатных минералов в расплав серы. Настоящая работа является логическим продолжением экспериментального моделирования реакций сульфидизации Fe,Ni-оливина в литосферной мантии, и направлена на изучение процессов взаимодействия серосодержащих метасоматических агентов с мантийными силикатами при существенно более низких концентрациях серы (от 0.1 до 6 мол. %), чем в предшествующих исследованиях.

Эксперименты проведены на многопуансонном аппарате высокого давления “разрезная сфе-

¹ Институт геологии и минералогии им. В.С. Соболева
Сибирского отделения Российской академии наук,
Новосибирск, Россия

*E-mail: bataleva@igm.nsc.ru

Таблица 1. Параметры и результаты экспериментов в системе оливин–сера (6.3 ГПа)

№ эксп.	T , °C	t , ч	X_s , мол. %	Полученные фазы
121-L	1050	60	0.1	<i>Ol, Opx, Po, Hs</i>
122-L	1050	60	2	<i>Ol, Opx, Py</i>
127-L	1050	60	6	<i>Ol, Opx, Py, L</i>
129-H	1450	40	0.1	<i>Ol, Opx, L₁</i>
130-H	1450	40	2	<i>Ol, Opx, L₁</i>
133-H	1450	40	6	<i>Ol, Opx, L₂</i>

Примечание. *Ol* – оливин, *Opx* – ортопироксен, *Po* – пирротин, *Py* – пирит, *Hs* – хизлевудит, *L* – преимущественно серный расплав, *L₁* – сульфидный расплав, *L₂* – преимущественно серный расплав с сульфидным компонентом, X_s – концентрация серы в системе.

ра” (БАРС) [7] при давлении 6.3 ГПа, температурах 1050 и 1450°C, и длительностях 60 и 40 ч соответственно. В качестве исходных реагентов использовали оливин из ксенолита зернистого шпинелевого лерцолита (кимберлитовая трубка Удачная, Якутия) и элементарную серу (ОСЧ). Состав исходного форстерита соответствовал $Mg_{1.8}Fe_{0.19}Ni_{0.01}SiO_4$, с содержаниями FeO – 9.28 мас. % и NiO – 0.51 мас. %. Концентрация серы в системе была переменной, и составляла 0.1, 2.0 и 6.0 мол. %. Оливин и серу предварительно перетирали до размерности 10–20 мкм, затем реагенты тщательно перемешивали между собой и истирали повторно. Учитывая предшествующий опыт работы с сульфидами и серой при высоких PT -параметрах [6, 8, 9], в качестве оптимального материала ампул был выбран графит. Исследование фазовых взаимоотношений и составов полученных фаз проведено с использованием методов электронной сканирующей микроскопии и энергодисперсионной спектроскопии (“TESCAN” MIRA 3 LMU и JSM–6510LV), а также микрозондового анализа (“Jeol” JXA-8100). Особенности структуры полученных минеральных фаз изучены при помощи КР-спектроскопии (спектрометр “Horiba” J.Y. LabRAM HR800, оснащенный микроскопом “Olympus” BX41). Аналитические исследования выполнены в ИГМ СО РАН и ЦКП многоэлементных и изотопных исследований СО РАН, детали примененных аналитических методов представлены в работе [10].

Результаты экспериментальных исследований, а также составы полученных силикатных и сульфидных фаз показаны в табл. 1–3. Необходимо отметить, что температура плавления серы при 6.3 ГПа составляет ~870°C [12]. Установлено, что взаимодействие оливина с расплавом серы при 1050°C ($X_s = 0.1$ мол. %) приводит к перекристаллизации оливина, а также формированию единичных кристаллов новообразованного ортопи-

роксена ($Mg_{1.88}Fe_{0.19}Si_{2.01}O_6$, табл. 2) и сульфидов – Ni-пирротина $Fe_{0.80}Ni_{0.11}S$ и хизлевудита $Ni_{2.9}Fe_{0.1}S_2$ (рис. 1 а, табл. 3). При этом состав оливина незначительно отличается от исходного (рис. 2 а), а его размерность увеличивается в 2–4 раза. При повышении X_s до 2.0 мол. % образуется агрегат перекристаллизованного оливина (рис. 1 б), для которого характерны включения сульфидов и зональное строение кристаллов – с железистым центром ($Mg_{1.80}Fe_{0.19}Ni_{0.01}SiO_4$) и магнезиальной периферией ($Mg_{1.87}Fe_{0.14}Ni_{0.01}SiO_4$) (рис. 2 б). В интерстициях полученного поликристаллического агрегата обнаружены многочисленные мелкие кристаллы новообразованных пирита $Fe_{0.96}Ni_{0.03}S_2$ и ортопироксена $Mg_{1.92}Fe_{0.07}Si_2O_6$.

При наиболее высокой концентрации серы (6.0 мол. %) получена ассоциация перекристаллизованного зонального оливина (центр – $Mg_{1.80}Fe_{0.20}Ni_{0.01}SiO_4$, периферия – $Mg_{1.83}Fe_{0.13}SiO_4$) (рис. 2 в), а также новообразованных ортопироксена $Mg_{1.85}Fe_{0.14}Si_2O_6$ и пирита $Fe_{0.96}Ni_{0.03}S_2$, сосуществующих с расплавом серы с растворенными компонентами (рис. 1 в, табл. 2, 3). Следует подчеркнуть, что для краевых частей зональных кристаллов оливина установлено снижение железистости при увеличении концентраций серы в системе (и постоянной температуре 1050°C) (рис. 2 а–в). В целом содержания FeO в периферических зонах кристаллов оливина снижаются до 9 мас. % ($X_s = 0.1$ мол. %), 6.5 мас. % ($X_s = 2.0$ мол. %) и 4 мас. % ($X_s = 6.0$ мол. %), относительно исходных 9.3 мас. % (рис. 2 а–в).

В результате реконструкции процессов взаимодействия установлено, что даже при относительно низкой температуре (1050°C) и минимальных концентрациях серы в 0.1 мол. % происходит сульфидизация оливина, включающая в себя его частичную перекристаллизацию, сопровождающуюся экстракцией Fe и Ni из оливина в расплав серы, а также кристаллизацией новообразованных Ni,Fe-сульфидов и ортопироксена. При этом характерной (индикаторной) особенностью данных процессов является формирование ассоциации оливина (незначительно измененного по составу) с высоконикелевыми сульфидами. Установлено, что при более высоких концентрациях серы (2–6 мол. %), помимо вышеперечисленных процессов, в результате перекристаллизации оливина происходит формирование обратной зональности в его кристаллах (резкое понижение концентраций NiO и FeO в краевых зонах) (рис. 2 б, в) и формирование в этих кристаллах включений сульфидов.

При более высокой температуре 1450°C и минимальной концентрации серы (0.1 мол. %) в системе установлена перекристаллизация оливина (размерность до 400 мкм, относительно исходных 20 мкм), а также формирование небольшого ко-

Таблица 2. Составы силикатов, полученных в системе оливин–сера

№ эксп.	T, °C	Xs, мол. %	Фаза	N _a	Состав, мас. %					n(O)	Формульные единицы				
					SiO ₂	FeO	MgO	NiO	Σ		Si	Fe	Mg	Ni	Σ
121-L	1050	0.1	<i>Ol</i>	18	40.8 ₍₃₎	9.3 ₍₂₎	49.7 ₍₃₎	0.2 ₍₂₎	99.9	4	1.00 ₍₁₎	0.19 ₍₀₎	1.81 ₍₁₎	—	3.00
			<i>Opх</i>	8	58.4 ₍₄₎	6.4 ₍₂₎	34.7 ₍₄₎	—	100.0	6	2.01 ₍₀₎	0.18 ₍₁₎	1.79 ₍₁₎	—	3.99
122-L	1050	2.0	<i>Ol n</i>	13	41.2 ₍₃₎	6.7 ₍₉₎	51.7 ₍₉₎	0.2 ₍₂₎	99.9	4	1.00 ₍₁₎	0.14 ₍₄₎	1.87 ₍₅₎	0.01 ₍₁₎	3.00
			<i>Ol ц</i>	7	40.7 ₍₂₎	9.2 ₍₂₎	49.7 ₍₂₎	0.3 ₍₃₎	99.9	4	1.00 ₍₀₎	0.19 ₍₀₎	1.81 ₍₁₎	0.01 ₍₁₎	3.00
127-L	1050	6.0	<i>Opх</i>	8	58.8 ₍₇₎	2 ₍₂₎	38 ₍₂₎	—	99.9	6	2.00 ₍₁₎	0.07 ₍₇₎	1.92 ₍₉₎	—	3.99
			<i>Ol n</i>	12	41.6 ₍₁₎	6.6 ₍₃₎	51.4 ₍₈₎	0.1 ₍₁₎	99.7	4	1.01 ₍₀₎	0.13 ₍₁₎	1.85 ₍₁₎	—	2.99
129-H	1450	0.1	<i>Ol ц</i>	9	40.8 ₍₂₎	9.2 ₍₂₎	49.6 ₍₂₎	0.2 ₍₂₎	100.0	4	1.00 ₍₀₎	0.20 ₍₀₎	1.80 ₍₁₎	0.01 ₍₀₎	3.00
			<i>Opх</i>	8	58.4 ₍₈₎	5 ₍₂₎	36 ₍₁₎	—	99.9	6	2.00 ₍₁₎	0.14 ₍₆₎	1.85 ₍₆₎	—	3.99
130-H	1450	2.0	<i>Ol</i>	16	41 ₍₂₎	9 ₍₀₎	48 ₍₂₎	0.3 ₍₂₎	99.7	4	1.02 ₍₅₎	0.19 ₍₁₎	1.76 ₍₉₎	0.01 ₍₀₎	2.98
			<i>Opх</i>	10	58.5 ₍₉₎	6.1 ₍₁₎	35.4 ₍₁₎	—	100.0	6	2.01 ₍₀₎	0.17 ₍₀₎	1.81 ₍₁₎	—	2.98
133-H	1450	6.0	<i>Ol</i>	14	42.1 ₍₃₎	3.4 ₍₁₎	54.3 ₍₃₎	—	99.7	4	1.00 ₍₁₎	0.07 ₍₀₎	1.93 ₍₁₎	—	2.99
			<i>Opх</i>	10	59.4 ₍₂₎	1.9 ₍₅₎	38.7 ₍₃₎	—	100.0	6	2.00 ₍₀₎	0.05 ₍₁₎	1.94 ₍₁₎	—	4.00
	1450	6.0	<i>Ol</i>	21	42.8 ₍₁₎	0.4 ₍₀₎	56.8 ₍₁₎	—	99.9	4	1.00 ₍₀₎	0.01 ₍₀₎	1.99 ₍₀₎	—	3.00
			<i>Opх</i>	10	59.9 ₍₂₎	0.3 ₍₃₎	39.8 ₍₂₎	—	100.0	6	2.00 ₍₀₎	0.01 ₍₁₎	1.98 ₍₁₎	—	4.00

Примечание. *Ol* – оливин, *Ol n* – зональный оливин, периферическая часть, *Ol ц* – зональный оливин, центральная часть, *Opх* – ортопироксен, *Xs* – концентрация серы в системе. В скобках приведено стандартное отклонение для последнего знака, *N_a* – количество анализов; *n*(O) – количество атомов кислорода.

Таблица 3. Составы сульфидных фаз, полученных в системе оливин–сера

№ эксп.	T, °C	XS, мол. %	Фаза	N _A	Состав, мас. %				n(S)	Формульные единицы	
					Fe	Ni	S	Сумма		Fe	Ni
121-L	1050	0.1	<i>Hs</i>	4	2.3 ₍₃₎	63.5 ₍₆₎	33.9 ₍₃₎	99.8	2	0.08 ₍₁₎	2.04 ₍₄₎
			<i>Po</i>	3	53.5 ₍₃₎	8.0 ₍₁₎	38.3 ₍₂₎	99.8	1	0.80 ₍₁₎	0.11 ₍₀₎
122-L	1050	2.0	<i>Pу</i>	11	44.8 ₍₇₎	1.6 ₍₆₎	53.4 ₍₂₎	99.8	2	0.96 ₍₂₎	0.03 ₍₁₎
127-L	1050	6.0	<i>Pу</i>	10	44.9 ₍₄₎	1.5 ₍₃₎	53.5 ₍₃₎	99.8	2	0.96 ₍₁₎	0.03 ₍₁₎
129-H	1450	0.1	<i>L₁</i>	9	38 ₍₃₎	26 ₍₃₎	36 ₍₁₎	99.9	1	—	—
130-H	1450	2.0	<i>L₁</i>	12	55 ₍₂₎	2.1 ₍₃₎	42 ₍₂₎	99.9	—	—	—
133-H	1450	6.0	<i>L₂</i>	14	20 ₍₁₎	1.7 ₍₅₎	76.8 ₍₉₎	100.0	—	—	—

Примечание. *Po* – пирротин, *Pу* – пирит, *Hs* – хизлевудит, *L₁* – сульфидный расплав, *L₂* – преимущественно серный расплав с сульфидным компонентом, *Xs* – концентрация серы в системе. В скобках приведено стандартное отклонение для последнего знака; *n*(S) – количество атомов серы.

личества сульфидного расплава (Fe : Ni : S = 0.6 : 0.4 : 1, ат.) и многочисленных кристаллов ортопироксена $Mg_{1.81}Fe_{0.17}Si_2O_6$ (рис. 1 г, 2 г, табл. 2, 3). Необходимо отметить, что при давлении 6.3 ГПа и ~1300°C пирит претерпевает инконгруэнтное плавление, с образованием расплава серы и пирротина [13]. При *Xs* 2.0 мол. %, параллельно с перекристаллизацией оливина, происходит формирование сульфидного расплава (Fe : Ni : S = 0.75 : 0.03 : 1, ат.) и кристаллизация новообразованно-

го ортопироксена $Mg_{1.94}Fe_{0.05}Si_2O_6$ (рис. 1 д, табл. 2, 3). В кристаллах оливина наблюдаются многочисленные включения сульфидного расплава. Размер кристаллов оливина варьирует от 30 до 200 мкм, при этом, в отличие от относительно низкотемпературных экспериментов, для оливина не характерно зональное строение (рис. 2 г), а в его составе наблюдается резкое снижение концентраций FeO до 3 мас. %. При наиболее высокой концентрации серы (6.0 мол. %) получена ас-

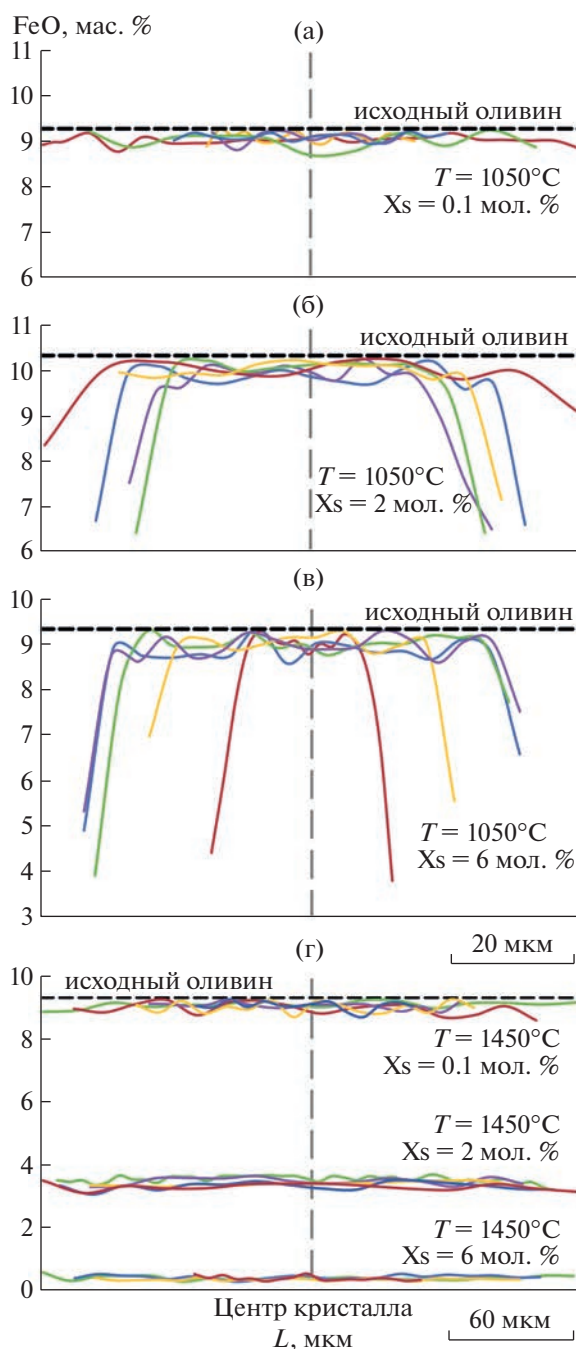


Рис. 2. Профили составов оливина (по содержанию FeO) после экспериментов при переменных концентрациях серы и температурах 1050°C (а–в) и 1450°C (г). Каждая цветная линия представляет собой профиль одного кристалла оливина, записанный с использованием метода энергодисперсионной спектроскопии (шаг между анализируемыми точками – 3–5 мкм).

ортопироксена в ассоциации с оливином, как и предполагалось в предшествующих исследованиях [5, 12], а количество новообразованного ортопироксена прямо пропорционально концентрации серы в системе.

Полученные экспериментальные результаты по оценке влияния концентрации серы на суль-

фидизацию оливина в условиях литосферной мантии позволили выявить ряд закономерностей фазообразования в зависимости от температуры и X_s . Установлено, что в качестве ключевой индикаторной характеристики взаимодействия Fe,Ni-содержащего оливина с микроколичествами серосодержащего метасоматического агента ($X_s =$

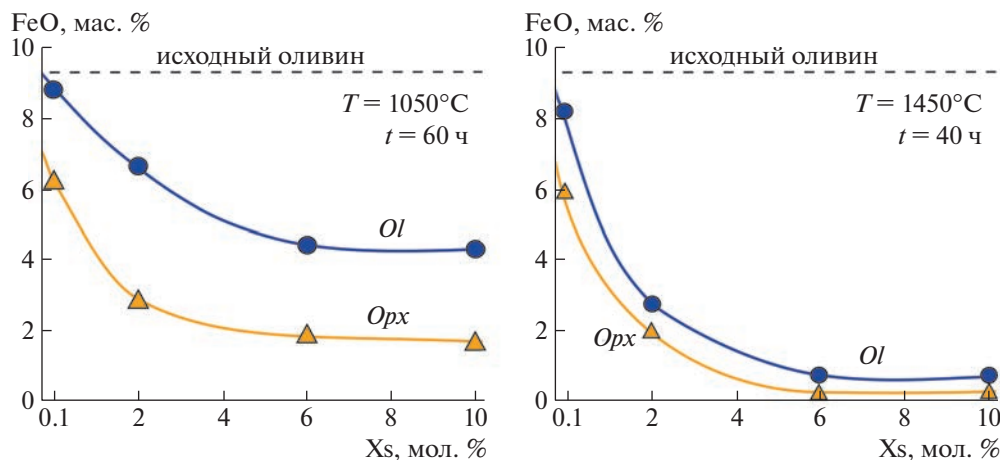


Рис. 3. Графики зависимости составов силикатных фаз от концентрации серы в системе. Составы оливина и ортопироксена, полученных в экспериментах в системе оливин–сера с $X_s = 10$ мол. % взяты из работы Ю.В. Баталевой и соавт. (2016) [6].

= 0.1 мол. %) можно рассматривать ассоциацию высоконикелевых сульфидов (хизлевудит или Ni-пирротин) с оливином и ортопироксеном, весьма близкими по составу к неизменным силикатам мантийных перидотитов. Экспериментально продемонстрировано, что кристаллы оливина с включениями сульфидов и обратной зональностью (железистый центр и магниальная периферия), которые традиционно рассматриваются в качестве индикаторов процессов сульфидизации в природе [14, 15], образуются только при относительно низкой температуре и $X_s \geq 2$ мол. %. Установлено, что основными признаками наиболее интенсивных процессов сульфидизации, происходящих при повышенных температурах и высоких концентрациях серосодержащих агентов ($X_s \geq 6$ мол. %), является формирование однородных по составу кристаллов низкожелезистого, низконикелевого оливина с включениями Fe, Ni-сульфидов, в ассоциации с ортопироксеном.

Таким образом, эфемерность серы в мантийных флюидах хорошо иллюстрируется экспериментами с низкими концентрациями S (~0.1 мол. %), в которых продемонстрировано, что в результате мантийного метасоматоза с участием серосодержащих агентов в измененной породе не остается серы, поскольку вся она расходуется на образование сульфидов. Полученные в настоящем экспериментальном исследовании данные свидетельствуют о том, что восстановительные серосодержащие агенты метасоматоза даже в минимальных концентрациях способны растворять и транспортировать компоненты мантийных силикатных фаз, а также играть значимую роль в сульфидном рудообразовании с участием мантийных флюидов, обогащенных серой.

ИСТОЧНИК ФИНАНСИРОВАНИЯ

Работа выполнена по государственному заданию ИГМ СО РАН.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. O'Reilly S.Y., Griffin W.L. Mantle metasomatism. In: Harlov D.E., Austrheim H., editors. Metasomatism and the chemical transformation of rock: the role of fluids in terrestrial and extraterrestrial processes. Lecture notes in earth system sciences. London: Springer, Springer Nature; 2013. P. 471–533.
2. Evans K.A. The redox budget of subduction zones // Earth–Science Reviews. 2012. V. 113. P. 11–32.
3. Tomkins A., Evans K. Separate zones of sulfate and sulfide release from subducted mafic oceanic crust // Earth and Planetary Science Letters. 2015. V. 428. P. 73–83.
4. Kullerud G., Yoder H.S., Jr. Sulfide–silicate relations // Carnegie Institution of Washington Year Book. 1963. V. 62. P. 215–218.
5. Fleet M.E., MacRae N.D. Sulfidation of Mg-rich olivine and the stability of niningerite in enstatite chondrites // Geochimica et Cosmochimica Acta. 1987. V. 51. P. 1511–1521.
6. Bataleva Yu.V., Palyanov Yu.N., Borzdov Yu.M., et al. Sulfidation of silicate mantle by reduced S-bearing metasomatic fluids and melts // Geology. 2016. V. 44. № 4. P. 271–274.
7. Palyanov Y., Kupriyanov I., Khokhryakov A., Borzdov Y. High-pressure crystallization and properties of diamond from magnesium-based catalysts // CrystEngComm. 2017. № 19. P. 4459–4475.
8. Dasgupta R., Buono A., Whelan G., et al. High-pressure melting relations in Fe–C–S systems: implications for formation, evolution, and structure of metallic cores in planetary bodies // Geochimica et Cosmochimica Acta. 2009. V. 73. P. 6678–6691.

9. *Palyanov Y.N., Borzdov Y.M., Bataleva Y.V., Sokol A.G., Palyanova G.A., Kupriyanov I.N.* Reducing role of sulfides and diamond formation in the Earth's mantle // *Earth and Planetary Science Letters*. 2007. № 260 (1–2). P. 242–256.
10. *Bataleva Y.V., Novoselov I.D., Borzdov Y.M., et al.* Experimental modeling of ankerite–pyrite interaction under lithospheric mantle P–T parameters: Implications for graphite formation as a result of ankerite sulfidation // *Minerals*. 2021. V. 11. Article № 1267.
11. *Brazhkin V.V., Popova S.V., Voloshin R.N.* Pressure-temperature phase diagram of molten elements: selenium, sulfur and iodine // *Physica B, Condensed Matter*. 1999. V. 265. P. 64–71.
12. *Eggler D.H., Lorand J.P.* Mantle sulfide geobarometry // *Geochimica et Cosmochimica Acta*. 1993. V. 57. P. 2213–2222.
13. *Sharp W.E.* Melting Curves of Sphalerite, Galena, and Pyrrhotite and the Decomposition Curve of Pyrite between 30 and 65 Kilobars // *Journal of Geophysical Research*. 1969. V. 74, P. 1645–1652.
14. *Alard O., Lorand J.P., Reisberg L., et al.* Volatile-rich metasomatism in Montferrier xenoliths (Southern France): Implications for the abundances of chalcophile and highly siderophile elements in the subcontinental mantle // *Journal of Petrology*. 2011. V. 52. № 10. P. 2009–2045.
15. *Papike J.J., Spilde M.N., Fowler G.W., et al.* The Lodran primitive achondrite: Petrogenetic insights from electron and ion microprobe analysis of olivine and orthopyroxene // *Geochimica et Cosmochimica Acta*. 1995. V. 59. № 14. P. 3061–3070.

EFFECT OF SULFUR CONCENTRATION ON OLIVINE SULFIDATION UNDER LITHOSPHERIC MANTLE *PT*-PARAMETERS

**Y. V. Bataleva^{a, #}, O. V. Furman^a, E. V. Zdrokov^a,
Y. M. Borzdov^a, and Corresponding Member of the RAS Y. N. Palyanov^a**

^a *Sobolev Institute of Geology and Mineralogy, Siberian Branch of Russian Academy of Sciences,
Novosibirsk, Russian Federation*

[#] *E-mail: bataleva@igm.nsc.ru*

Experimental studies aimed at the modeling of interaction processes of sulfur-bearing metasomatic agents with mantle silicates and assessing the effect of sulfur concentration on olivine sulfidation were carried out in the Fe,Ni-olivine – sulfur system using the high-pressure multi-anvil apparatus BARS (1050 and 1450°C, 6.3 GPa, 40–60 hours, sulfur concentrations (Xs) 0.1, 2 and 6 mol. %). It has been established that as a result of the recrystallization of Fe,Ni-olivine in a sulfur melt, Fe and Ni are extracted from olivine into this melt, and formation of Fe,Ni-sulfides (or sulfide melts) and low-iron, low-nickel silicates takes place. The key indicator characteristics of the olivine sulfidation process are determined depending on the temperature and sulfur concentration, including characteristic phase assemblages, regularities in the evolution of the chemical compositions of mineral and melt phases, and structural features of olivine crystals. It has been experimentally established that reducing sulfur-bearing metasomatic agents, even in minimal concentrations and at relatively low temperatures, are capable of dissolving and transporting mantle silicates and sulfides, and can play an important role in sulfide ore formation in the mantle.

Keywords: experimental modeling, mantle metasomatism, mantle fluids, olivine sulfidation, olivine, sulfur-bearing fluid, sulfide, mantle sulfides