УДК 548.3

Е.И. Марченко¹, Н.Н. Еремин², А.Ю. Бычков³, А.Е. Гречановский⁴

Са- и Mg-ПЕРОВСКИТОВЫЕ ФАЗЫ МАНТИИ ЗЕМЛИ КАК ВОЗМОЖНЫЙ РЕЗЕРВУАР АІ ПО ДАННЫМ КОМПЬЮТЕРНОГО МОДЕЛИРОВАНИЯ

В статье представлены полуэмпирические и квантовохимические исследования энергетики вхождения атомов Al в CaSiO₃ и MgSiO₃ со структурами перовскитов применительно к значениям давления и температуры мантии Земли. Воспроизведена и уточнена фазовая диаграмма для CaSiO₃. Рассмотрены возможные механизмы вхождения алюминия в исследуемые структуры. По результатам расчетов Al предпочтительнее входит в структуру MgSiO₃, чем в CaSiO₃. Оценка изоморфной емкости перовскитовых фаз по Al показала, что для MgSiO₃ она может достигать 2,4 мол.% при 120 ГПа и 2400 К. CaSiO₃ не может являться контейнером для атомов алюминия в мантии Земли.

Ключевые слова: компьютерное моделирование, дефекты в перовскитах, Al-содержащие перовскиты, CaSiO₃.

Current paper presents semi-empirical and quantum chemistry theoretical investigations of Al atoms energy occurrences in $CaSiO_3$ and $MgSiO_3$ with perovskites structures under Earth's mantle thermodynamic conditions. The phase diagram of $CaSiO_3$ was reproduced and refined. Possible mechanisms of aluminum atoms incorporation into structures were investigated. The results of the calculations indicate that aluminum is preferably included in the $MgSiO_3$ than $CaSiO_3$. Perovskite phases isomorphic capacity evaluation for Al showed that in $MgSiO_3$ this value can reach 2.4 mol.% at 120 GPa and 2400 K. $CaSiO_3$ can't be a container for the aluminum atoms in the Earth's mantle.

Key words: computer modeling, defects in perovskites, Al containing perovskites, CaSiO₃.

Введение. Алюминий является одним из наиболее распространенных химических элементов земной коры и мантии. В пересчете на один атом кремния он занимает 5-е место по относительной распространенности: О 3,73; Mg 1,06; Si 1,0; Fe 0,9; Al 0,09; Ca 0,06. Согласно примитивной (пиролитовой) модели мантии относительная распространенность элементов незначительно изменяется: О 3,68; Mg 1,24; Si 1,0; Fe 0,16; Al 0,12; Ca 0,09. Заметим, что среднее содержание Al (0,12) уменьшается с глубиной и составляет 0,36 в земной коре, 0,17 в верхней мантии и 0,06 в нижней мантии [Irifune, Tsuchiya, 2007].

В соответствии с обобщенными современными представлениями о геохимии глубинных оболочек Земли и фазовой стабильности слагающих ее минералов нижняя мантия состоит в основном из (Mg,Fe)SiO₃ со структурой перовскита (Pv) (~70%) и (Mg,Fe)O — магнезиовюстита (Mw) (~20%). Количество кальциевого перовскита CaSiO₃ (Ca-Pv) по пиролитовой модели оценивается в 6–12 масс.% [Ringwood, 1975; Irifune, 1994; Пущаровский, Пущаровский, 2010]. В силу своего доминирующего положения Ру и Мw представляют большой интерес и активно изучаются как теоретическими, так и экспериментальными методами. На сегодняшний день уравнения состояния и другие физические характеристики для этих фаз достаточно хорошо изучены. Напротив, для Ca-Pv при термодинамических условиях нижней мантии Земли остается много вопросов, касающихся структуры, стабильности и иных физических свойств. Среди нерешенных до сих пор проблем выделяются неясная геохимическая роль Са, а также до конца не определенные минеральные фазы, аккумулирующие Al в средней и нижней мантии [Irifune, Tsuchya, 2007]. Согласно доминирующей точке зрения допускается до нескольких процентов изоморфной примеси Al в Pv, но только незначительные количества Al могут быть включены в Ca-Pv, с существенной потерей энергии структуры и плотности. Существование собственных Al-фаз в нижней мантии Земли до сих пор дискуссионно [Eremin et al., 2015].

¹ Московский государственный университет имени М.В. Ломоносова, геологический факультет, кафедра кристаллографии и кристаллохимии, магистрант; *e-mail*: marchenko-ekaterina@bk.ru

² Московский государственный университет имени М.В. Ломоносова, геологический факультет, кафедра кристаллографии и кристаллохимии, заведующий кафедрой, профессор РАН; *e-mail*: neremin@geol.msu.ru

³ Московский государственный университет имени М.В. Ломоносова, геологический факультет, кафедра геохимии, профессор, профессор РАН; *e-mail*: bychkov@geol.msu.ru

⁴ Институт геохимии, минералогии и рудообразования имени Н.П. Семененко НАН Украины, Киев, ст. науч. с.; *e-mail*: grecanovsky@gmail.com

При нормальных условиях стабильная модификация CaSiO₃ представлена волластонитом. При повышении давления волластонит трансформируется в вальстромит и далее в ларнит (Ca_2SiO_4) и фазу состава CaSi₂O₅ со структурой титанита (сфена) [Swamy, Dubrovinsky, 1997]. При давлении 10-20 ГПа и температуре 1100 К становится возможным образование CaSiO₃ со структурой перовскита. Заметим, что на сегодняшний день данные относительно фазовой стабильности модификаций CaSiO₃ в мантийной обстановке весьма противоречивы (табл. 1). Как видно, большинство исследователей сходятся в мнении, что в нижней мантии CaSiO₃ кристаллизуется в структурном типе кубического перовскита, а при понижении давления и температуры симметрия понижается до ромбической или тетрагональной. В работах [Caracas, Wentzcovitch, 2005; Ono et al., 2004] показано, что температура перехода в более низкосимметричную модификацию несколько ниже, чем геотерма нижней мантии (~2000-2500 K) (рис. 1), следовательно, можно предполагать, что кубический CaSiO₃ стабилен во всей нижней мантии Земли.

Таблица 1

Обобщенные результаты исследований фазовой стабильности CaSiO₃

Источник информации	Результат	Метод ис- следования	
[Ono et al., 2004; Kurashina et al., 2004]	Стабильна тетрагональная модификация (при низких <i>T</i>), при высоких — кубическая	Эксперимент	
[Li et al., 2006]	Переход: ромбическая фаза → тетрагональная → кубическая (при повышении темпера- туры)	MD	
[Jung, Oganov, 2005]	Переход: ромбическая фаза → тетрагональная (при 14,2 ГПа)	DFT	
[Shim et al., 2002]	Стабильна тетрагональная модификация	Эксперимент	
[Magyari-Kope, 2002]	Стабильна ромбическая мо- дификация	LDA	
[Stixrude et al., 1996]	Стабильна тетрагональная фаза; кубическая модифика- ция нестабильна во всем изу- ченном диапазоне давления	LDA	

Примечание. MD — расчеты из первых принципов методом молекулярной динамики; DFT — расчеты из первых принципов в рамках теории функционала электронной плотности; LDA — расчеты из первых принципов в приближении локальной электронной плотности.

В настоящее время наиболее достоверными считаются три возможных механизма вхождения атомов Al в структуру Pv [Akber-Knutson et al., 2005]:

1) Mg+Si →Al+Al с сохранением баланса зарядов (ССМ — charge couple mechanism);



Рис. 1. CaSiO₃ фазовая диаграмма по данным атомистического расчета с использованием модели потенциалов 1 [Урусов, Еремин, 2012]. Пунктиром показана предсказанная граница перехода $Pm-3m \leftrightarrow Pnma$ по модели 2 [Pedone et al, 2006], штрих-пунктирная — граница перехода к кубической Pm-3mмодификации по экспериментальным данным [Ono et al., 2004]. СМВ — граница нижней мантии и ядра

2) Si+Si+O \rightarrow Al+Al+V_O, где для сохранения баланса зарядов вводится вакансия в позицию кислорода (OVM — oxygen vacancy mechanism);

3) Si \rightarrow Al+H с использованием протона для соблюдения баланса зарядов (AlHM — aluminium hydrogen mechanism).

Результаты исследований многих групп ученых (например, [Yamomoto et al., 2003; Zhang et al., 1999]) показали, что Al более «растворим» в Pv по механизму ССМ, причем наиболее энергетически выгодно замещение, когда Mg и Si образуют ассоциат, находясь в соседних позициях. При этом Pv может содержать до 10 масс.% Al₂O₃. Изоморфная емкость Ca-Pv по алюминию изучена слабо.

Целью настоящей работы явилась проверка предсказательных возможностей используемых расчетных моделей путем теоретического подтверждения фазовой диаграммы CaSiO₃ во всей термодинамической обстановке мантии Земли, уточнение механизмов и энергетики вхождения Al в структуры Pv и Ca-Pv, а также оценка изоморфных емкостей этих фаз по Al.

Методика моделирования. Расчеты кристаллических структур и фазовой диаграммы $CaSiO_3$ осуществлялись методами полуэмпирического и квантовохимического моделирования. Полуэмпирические расчеты проводились в программе GULP 4.0 [Gale, 2005] в *P-T* диапазоне от 0 до 180 ГПа и от 0 до 4000 К с использованием двух наборов потенциалов межатомного взаимодействия, хорошо зарекомендовавших себя при предсказании кристаллических структур и физических свойств оксидов и силикатов в широком диапазоне температуры и давления: модель 1 [Урусов, Еремин, 2012] и модель 2 [Pedone et al., 2006].

Расчеты с использованием модели 1 проводились с предварительной оптимизацией параметров потенциалов межатомного взаимодействия под исследуемые структуры. Оптимизированные значения параметров Букингема составили:
$$\begin{split} \mathsf{Z}_{\mathrm{Ca,Mg}} &= +1,26e; \ \mathsf{Z}_{\mathrm{Si}} = +2,52e; \ \mathsf{Z}_{\mathrm{Al}} = +1,89e; \\ \mathsf{Z}_{\mathrm{O}} &= -1,26e; \ \mathit{A}_{\mathrm{Ca-O}} = 483,714581 \ \eth \mathrm{B}; \\ \rho_{\mathrm{Ca-O}} &= 0,255 \ \mathrm{\AA}; \ \mathit{A}_{\mathrm{Si-O}} = 249,974536 \ \eth \mathrm{B}; \\ \rho_{\mathrm{Si-O}} &= 0,3205 \ \mathrm{\AA}; \ \mathit{A}_{\mathrm{Mg-O}} = 266852,564282 \ \eth \mathrm{B}; \\ \rho_{\mathrm{Mg-O}} &= 0,144815 \ \mathrm{\AA}; \ \mathit{A}_{\mathrm{Al-O}} = 128627,49 \ \eth \mathrm{B}; \\ \rho_{\mathrm{Al-O}} &= 0,144245 \ \mathrm{\AA}; \ \mathit{A}_{\mathrm{O-O}} = 4048,394 \ \eth \mathrm{B}; \\ \rho_{\mathrm{O-O}} &= 0,2704 \ \mathrm{\AA}. \end{split}$$

В рамках модели 2 использовались потенциалы Морзе без дополнительной оптимизации параметров; заряды атомов в этой модели были следуюшими: $Z_{Ca,Mg} = +1,2e$; $Z_{Si} = +2,4e$; $Z_{Al} = +1,8e$; $Z_O = -1,2e$. Дополнительно к атомистическим вычислениям были проведены расчеты из первых принципов в базисе плоских волн с использованием программного пакета Quantum-Espresso [Giannozzi et al., 2009], который основан на приближении локальной электронной плотности и метода псевдопотенциалов. Расчеты выполнены в обобщенном градиентном приближении (GGA) электронной плотности с использованием ультрамягких псевдопотенциалов [Vanderbilt, 1990] взаимодействия ядер с валентными электронами. В качестве обменно-корреляционного функционала был выбран функционал PW91 [Perdew, Wang, 19921. Энергии обрезания волновых функций составляли 80-100 Ry, плотности заряда — 320-400 Ry. При релаксации структур использовалась решетка волновых векторов 2×2×2. Сходимость расчетов контролировалась параметром 10⁻¹⁰ Ry для полной энергии электронов E_{tot} и менее 0,005 эВ/Å для сил на атомах.

В работе моделировались три наиболее вероятные [Caracas, Wentzcovitch, 2005] высокобарные модификации CaSiO₃ — кубическая с пространственной группой *Pm-3m*, тетрагональная I4/*mcm* и ромбическая *Pnma* (табл. 2, рис. 2) и одна модификация MgSiO₃ перовскита (ромбический бриджманит).

Моделирование дефектов в структурах Рv и Ca-Pv осуществлялось тремя различными способами: 1) с использованием стандартной процедуры расчета точечных дефектов методом

Таблица 2

Структурные характеристики исследуемых модификаций CaSiO₃, по [Caracas, Wentzcovitch, 2005]

Простран-	Пара-	Позиции атомов				
ственная группа симметрии, изображение	метры элемен- тарной ячейки, Å	атом	символ Вайкоффа	x	у	z
Pnma	<i>a=</i> 5,0083	Ca	4c	0,5106	0,25	0,0022
		Si	4a	0	0	0
	<i>b</i> =7,0858	01	8d	0,2656	0,0214	0,2344
	c=5,0243	02	4c	0,9983	0,25	0,9584
I4/mcm		Ca	4b	0	0,5	0,25
	<i>a</i> = 4,6368	Si	4c	0	0	0
	<i>c</i> =6,7240	01	4a	0	0	0,25
		O2	8h	0,2124	0,7124	0
Pm-3m	Pm-3m a=3,2221	Ca	lb	0,5	0,5	0,5
		Si	la	0	0	0
		0	3d	0,5	0	0

Мотта-Литтлтона [Gale, 2005] с радиусами вложенных сфер r_1 и r_2 , равными 8,5 и 18,5 Å соответственно; 2) моделированием в сверхъячейках различной размерности, содержащих от 540 до 1280 атомов. В качестве оптимального размера были выбраны сверхъячейки 5×5×5 для CaSiO₃ и 3×3×3 для MgSiO₃ При моделировании в сверхъячейках расчеты проводились как с локальным ассоциатом точечных дефектов, так и с изолированными дефектами, разнесенными друг от друга по пространству сверхъячейки на значительное расстояние; 3) квантовохимическим расчетом с использованием сверхъячеек, содержащих 40 и 60 атомов для CaSiO₃ и 40 и 80 атомов для MgSiO₃. В этом случае для оценки энергии формирования вакансии кислорода использовалась формула [Chibisov, 2015]:

$$E_f^{\rm O} = E_{def} - E_{perf} + \frac{1}{2} E_{\rm O_2},\tag{1}$$

где E_{def} — энергия кристалла с дефектом, E_{perf} — энергия идеального кристалла (без дефекта), E_{O_2} — энергия молекулы кислорода.



Рис. 2. Исследуемые модификации CaSiO₃: *a* – *Pnma*, *б* – *I*4/*mcm*, *в* – *Pm*-3*m*. Светло-серое – атомы Ca, темно-серое – октаздры SiO₆

Для расчета энергии замещения атома Al в катионной позиции (Mg, Si) использовалась формула:

$$E_f^{\text{Al}\to Cat} = E_{def} - E_{perf} + E^{free}(Cat) - E^{free}(\text{Al}), (2)$$

где $E^{free}(Cat)$ — полная энергия атома (Mg, Si), а $E^{free}(Al)$ — полная энергия атома Al.

Результаты исследований и их обсуждение. Проведенные атомистические расчеты с использованием двух моделей потенциалов межатомного взаимодействия позволили построить фазовую диаграмму CaSiO₃ (рис. 2), которая неплохо коррелирует с литературными данными [Kurashina et al.,2004; Ono et al., 2004; Li et al., 2005]. Заметим, что рассчитанные энергии Гиббса для тетрагональной и кубической модификаций различаются менее чем на 1 эВ, что затрудняет выделение областей стабильности данных модификаций на фазовой диаграмме и объясняет существование достаточно противоречивых результатов в научной литературе по рассматриваемому вопросу.

Энергетика изолированных дефектов для CaSiO₃ и MgSiO₃ была рассмотрена при различных термодинамических параметрах. Результаты расчетов показали, что для MgSiO₃ наиболее выгодной является схема ССМ, а для CaSiO₃ — схема OVM. Энергии вхождения примеси Al, рассчитанные методом Мотта-Литтлтона и моделированием в сверхъячейках, неплохо коррелируют между собой и различаются в пределах 1 эВ. Энергии вхождения для Mg-Pv находятся в диапазоне от 4 до 4,47 эВ в интервале давления 0-140 ГПа соответственно, а для Ca-Pv — 40,1-39,7 эВ (табл. 3). По результатам квантовохимического моделирования при нулевом давлении энергия вхождения Al в Mg-Pv по CCM механизму составляет 4,62 эВ, а в Ca-Pv по OVM — 9,43 эВ, что качественно согласуется с результатами полуэмпирического моделирования.

Таблица 3

Энергии ассоциата дефектов по методу расчета в сверхъячейках 5×5×5 для CaSiO₃ и 3×3×3 для MgSiO₃ по ССМ- и ОVМ-механизмам соответственно

<i>Р</i> , ГПа	MgSiO ₃ , <i>E</i> , эВ	CaSiO ₃ , <i>E</i> , эВ
20	4,05	40,07
50	4,24	40,23
100	4,40	39,99
130	4,47	39,71

Различие в энергиях вхождения атомов Al в Mg- и Ca-перовскиты составляет 39-40 эВ (при температуре 0 K) во всем диапазоне исследуемых давлений приводит к резкому предпочтению вхождения Al в MgSiO₃, чем в CaSiO₃. Значения модулей упругости, плотностей и объемов ячеек для CaSiO₃, содержащих атомы Al во всем диапазоне исследуемых давлений, превышают значения данных величин для MgSiO₃.

Для количественной оценки вхождения атомов Al в структуры Ca- и Mg- перовскитов использовались следующие обменные реакции для ССМ- и OVM-механизмов соответственно:

$$Mg_{3}Si_{3}O_{9}(Pv) + Al_{2}O_{3}(Cor) =$$

=(Mg_{3}Al)(Si_{3}Al)O_{12}(Pv^{*}), (3)

$$Ca_{8}Si_{8}O_{24}(Ca-Pv) + Al_{2}O_{3}(Cor) =$$

=2SiO_{2}(St) + Ca_{8}(Si_{6}Al_{2})O_{23}(Ca-Pv^{*}), (4)

где Cor — фаза состава Al₂O₃, St — фаза состава SiO₂, а Pv* и Ca-Pv* — Аl-содержащие перовскитовые фазы. Отметим, что в этих реакциях использовались структурные типы, устойчивые при конкретных значениях Р-Т геотермы мантии Земли. С использованием программы Binar [Урусов, Еремин, 2012] сконструирована сверхъячейка с заданным количеством атомов примеси таким образом, чтобы максимально приблизить распределение атомов Al по катионным позициям к статистическому распределению. Для MgSiO₃ была сконструирована сверхъячейка 4×4×2, содержащая 640 атомов, с последующей заменой 32 атомов Mg (25%) на Al. Значение критерия неупорядоченности χ^2 для оптимальной конфигурации, использованной в расчетах, составило 2,01. Вхождение 32 атомов Al осуществлялось в позициях Si, сопряженных с положениями атомов Al в позициях Mg.

Полученные энергии ассоциатов дефектов, отвечающих номинальным компонентам, позволили рассчитать свободные энергии обменных реакций (3) и (4). Свободные энергии всех фаз, участвующих в реакциях, рассчитаны в рамках одной модели потенциалов межатомного взаимодействия. Необходимо отметить, что стандартное состояние отвечает компонентам, выбранным в качестве формульных единиц. Термодинамические константы реакций (3) и (4) определялись соотношением активностей компонентов

$$K_1 = \frac{a_{(Mg_3Al)(Si_3Al)O_{12}}}{a_{Mg_4Si_4O_{12}}}, \quad K_2 = \frac{a_{Ca_8(Si_6Al_2)O_{23}}}{a_{Ca_8Si_8O_{24}}}, \quad (5)$$

и рассчитывались через свободные энергии всех фаз и компонентов реакции

$$\lg K = -\frac{\Delta G_r^\circ}{2,3RT}.$$
 (6)

Мольные доли алюминия (табл. 4), который может изоморфно входить в структуры Ca- и Mg-перовскитов, рассчитаны в приближении идеального смешения. Как видно из табл. 4, максимальная концентрация Al в Pv растет с глубиной и достигает 2,41 мол.% при P=120 ГПа и T=2400 К. В отношении Ca-Pv можно сделать вывод о том, что эта фаза не может являться резервуаром Al в мантийной термодинамической обстановке. Таблица 4

Расчет содержания Al в CaSiO₃ и MgSiO₃ при *P*-*T* параметрах геотермы мантии Земли

	1	1					
$\begin{vmatrix} P, \\ \Gamma \Pi a \end{vmatrix} T,$			MgSiO ₃		CaSiO ₃		
	<i>Т</i> , К	∆ <i>G</i> , эВ	lg <i>K</i>	мол.% Al	∆ <i>G</i> , эВ	lg <i>K</i>	мол.% Al
30	2100	-0,77	-2,57	0,27	6	-14,40	4×10 ⁻¹³
60	2200	-6,00	-2,24	0,58	7,49	-17,16	6,98×10 ⁻¹⁶
90	2300	-7,49	-1,92	1,21	8,65	-18,95	$1,1 \times 10^{-17}$
120	2400	-8,65	-1,62	2,41	18	-37,79	10^{-30}

Примечания. ΔG — энергии Гиббса реакций (эВ), K — константы равновесия.

Выводы. 1. Двумя независимыми моделями потенциалов межатомного взаимодействия воспроизведена, в хорошем согласии с имеющимися теоретическими и экспериментальными данными

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

Пущаровский Ю.М., Пущаровский Д.Ю. Геология мантии Земли. М.: ГЕОС, 2010. 140 с.

Урусов В.С., Еремин Н.Н. Атомистическое компьютерное моделирование структуры и свойств неорганических кристаллов и минералов, их дефектов и твердых растворов. М.: ГЕОС, 2012. С. 18–29.

Akber-Knutson S., Steinle-Neumann G., Asimow P.D. Effect of Al on the sharpness of the MgSiO₃ perovskite to post-perovskite phase transition // Geophys. Res. Lett. 2005. Vol. 32. L14303.

Caracas R., Wentzcovitch R. CaSiO₃ perovskite at lower mantle pressures // Geophys. Res. Lett. 2005. Vol. 32. L06306.

Chibisov A.N. Computer simulation of the point defect formation in $MgSiO_3$ -based ceramic materials // J. Struct. Chem. 2015. Vol. 56, N 3. P. 454–457.

Eremin N.N., Grechanovsky A.E., Marchenko E.I. Atomistic and ab-initio modeling of $CaAl_2O_4$ high-pressure polymorphs under Earth's mantle conditions // Crys. Rep. Vol. 61, N 3. P. 432–442.

Gale J.D. GULP: Capabilities and prospects // Z. Krist. 2005. Vol. 220. P. 552–554.

Giannozzi P., Baroni S., Bonini N. et al. Quantum Espresso: a modular and open-source software project for quantum simulations of materials // J. Phys. Condens. Matter. 2009. Vol. 21, N 39. P. 395–502.

Irifune T. Absence of an aluminous phase in the upper part of the Earth's lower mantle // Lett. Nature. 1994. Vol. 370. P. 131–133.

Irifune T., Tsuchiya T. Mineralogy of the Earth – phase transitions and mineralogy of the lower mantle // Treatise on Geophysics. Vol. 2. Elsevier, 2007. P. 33–62.

Jung D.Y., Oganov A.R. Ab initio study of the high-pressure behavior of $CaSiO_3$ perovskite // Phys. Chem. Minerals. 2005. Vol. 32. P. 146–153.

Kurashina T., Hirose K., Ono S. et al. Phase transition in Al-bearing $CaSiO_3$ perovskite: implicationsfor seismic discontinuities in the lower mantle // Phys. Earth and Planet. Inter. 2004. Vol. 145. P. 67–74.

Li L., Weidner D.J., Brodholt J. et al. Phase stability of $CaSiO_3$ perovskite at high pressure and temperature: Insights

фазовая диаграмма $CaSiO_3$ в диапазоне давления от 0 до 180 ГПа и температуры от 0 до 3500 К.

2. Рассчитана энергетика вхождения Al в Pv и Ca-Pv при давлениях и температурах, соответствующих геотерме мантии. Показано, что для Pv определяющим является ССМ-механизм, а для Ca-Pv — OVM, причем ассоциаты более предпочтительны, чем комбинации изолированных дефектов. Во всем P-T диапазоне энергии вхождения примесей в Pv на порядок меньше соответствующих значений для Ca-Pv. Результаты полуэмпирического и квантовохимического моделирования качественно коррелируют между собой.

3. Оцененные значения изоморфной емкости $MgSiO_3$ по Al в термодинамических условиях мантии Земли составили до 2,5 мол.%.

4. Показано, что изоморфная емкость $CaSiO_3$ по Al ничтожна, что означает невозможность ее рассмотрения в качестве резервуара для вхождения атомов Al в P-T условиях мантии Земли.

from ab initio molecular dynamics // Phys. Earth and Planet. Inter. 2006. Vol. 155. P. 260–268.

Magyari-Köpe B., Vitos L., Grimvall G. et al. Low-temperature crystal structure of $CaSiO_3$ perovskite: An ab-initio total energy study // Phys. Rev. B. 2002. Vol. 65. 193107.

Ono S., Ohishi Y., Mibe K. Phase transition of Caperovskite and stability of Al-bearing Mg-perovskite in the lower Mantle // Amer. Mineral. 2004. Vol. 89. P. 1480–1485.

Pedone A., Malavasi G., Menziani M.C. et al. A new self-consistent empirical interatomic potential model for oxides, silicates, and silica-based glasses // J. Phys. Chem. B. 2006. Vol. 110. P. 11780–11795.

Perdew J.P., Wang Y. Accurate and simple analytic representation of the electron-gas correlation energy // Phys. Rev. B. 1992. Vol. 45. 13244.

Ringwood A.E. Composition and Petrology of the Earth's Mantle. McGraw-Hill Company, US, 1975. 672 p.

Shim S.-H., Jeanloz R., Duffy T.S. Tetragonal structure of CaSiO₃ perovskite above 20 GPa // Geophys. Res. Lett. 2002. Vol. 29, N 24. P. 21–66.

Stixrude L., Cohen R.E., Rici Y., Krakauer A. Prediction of phase transition in CaSiO₃ perovskite and implications for lower mantle structure // Amer. Mineral. 1996. Vol. 81. P. 1293–1296.

Swamy V., Dubrovinsky L.S. Thermodynamic data for the phases in the $CaSiO_3$ system // Geochim. et Cosmochim. Acta. 1997. Vol. 61. P. 1181–1191.

Vanderbilt D. Soft self-consistent pseudopotentials in a generalized eigenvalue formalism // Phys. Rev. B. 1990. Vol. 41. P. 7892–7895.

Yamamoto T., Yuen D.A., Ebisuzaki T. Substitution mechanism of Al ions in $MgSiO_3$ perovskite under high pressure conditions from ferst-principles calculations // Earth and Planet. Science Lett. 2003. Vol. 206. P. 617–625.

Zhang J., Weidner D.J. Thermal Equation of State of Aluminum-Enriched Silicate Perovskite // Sci. 1999. Vol. 284. P. 782–784.