

УДК 54-165+549.621.1+530.411+535.846

**РАМАН-СПЕКТРЫ ТВЕРДЫХ РАСТВОРОВ ОЛИВИНА ( $(Fe_xMg_{1-x})_2SiO_4$ )  
И СПИН-КОЛЕБАТЕЛЬНОЕ ВЗАИМОДЕЙСТВИЕ**

© 2007 С.В. Гайслер<sup>1</sup>, Б.А. Колесов<sup>2\*</sup>

<sup>1</sup>Новосибирский государственный университет

<sup>2</sup>Институт неорганической химии им. А.В. Николаева СО РАН, Новосибирск

Статья поступила 2 марта 2006 г.

Раман-спектры синтетических порошков твердых растворов оливина ( $(Fe_xMg_{1-x})_2SiO_4$ ) получены при комнатной температуре. Зависимости частот колебательных мод от состава демонстрируют особенность при  $x = 0,3$ . Ступенькообразное поведение частот колебаний при данном составе, совпадающее с порогом переколяции для решетки оливина, отнесено к появлению магнитных возбуждений в разупорядоченной магнитной среде благодаря спин-колебательному взаимодействию.

**Ключевые слова:** Раман-спектроскопия, твердые растворы, спин-колебательное взаимодействие, порог переколяции.

**ВВЕДЕНИЕ**

Железо-магниевые оливины ( $(Mg,Fe)_2SiO_4$ ) являются основным породообразующим минералом верхней мантии Земли. Термодинамические параметры оливинов — теплоемкость, теплопроводность, температурное изменение удельного объема и др. — определяют соответствующие свойства этой среды. В свою очередь теплоемкость кристаллов определяется их колебательным спектром, что объясняет интерес к колебательному спектру оливинов.

Как правило, оливины представлены в виде бинарных твердых растворов изоструктурных форстерита  $Mg_2SiO_4$  и фаялита  $Fe_2SiO_4$ . Катионы  $Mg^{2+}$  и  $Fe^{2+}$  распределены в решетке относительно простой ортосиликатной структуры по двум независимым октаэдрическим позициям M1 и M2.

Колебательные ИК и КР спектры форстерита и фаялита подробно обсуждали в литературе [1 — 5]. Спектры твердых растворов оливинов рассматривали значительно реже. Так, авторы [6] наблюдали линейное понижение частот валентных колебаний тетраэдров  $SiO_4$  от форстерита к фаялиту, однако интерпретация этого явления в работе не приводится. Авторы [5], измеряя поляризованные спектры рамановского рассеяния природных кристаллов оливинов Fe—Mg, нашли, что зависимость частот большинства колебательных мод от состава не является линейной, обнаруживает резкое (ступенчатое) изменение в области составов с  $x = 0,3$ —0,4 и  $x \sim 0,7$ , и предположили, что эта особенность отражает перераспределение катионов Mg и Fe по позициям M1 и M2 в решетке.

Статические магнитные свойства фаялита  $Fe_2SiO_4$  также неоднократно обсуждали в литературе (краткий обзор работ по магнитным свойствам фаялита за последние 40 лет можно найти в [7]). Здесь мы лишь отметим, что фаялит обнаруживает антиферромагнитный фазовый переход при температуре Нееля  $T_N = 64,9$  К [8]. При этом спины ионов  $Fe^{2+}$ , занимающих позиции M2, упорядочиваются в направлении оси *b* кристалла, в то время как спины  $Fe^{2+}$  в узлах M1 выстраиваются в противоположном направлении. При дальнейшем понижении температу-

\* E-mail: kolesov@che.nsk.su

ры спины ионов  $\text{Fe}^{2+}$  в узлах M1 поворачиваются (т.е. образуют наклон) по отношению ко всем трем осям кристалла [9, 10]. Это происходит благодаря тому, что ионы железа обладают ненулевым орбитальным моментом, чей магнитный момент имеет большее значение, чем только значение спина. Изменяющееся с температурой кристаллическое поле действует на орбитальные моменты, которые, в свою очередь, влияют на направление спинов через спин-орбитальное взаимодействие.

Как известно, переход в антиферромагнитное состояние происходит благодаря суперобменному взаимодействию между соседними спинами через промежуточный ион, в данном случае ион кислорода. По этой причине спин-спиновое взаимодействие сильно зависит от геометрии связи  $\text{Fe}-\text{O}-\text{Fe}$  [11], и относительное смещение атомов кислорода и железа при колебании решетки вызывает его модуляцию. Последнее обстоятельство должно приводить к спин-колебательному взаимодействию, что и наблюдается во многих случаях [12—15]. Авторы [7] обнаружили спин-колебательное взаимодействие в фаялите, выражающееся в сильном уширении линий валентных колебаний  $\text{SiO}_4$  в рамановских спектрах. Было показано, что близкодействующее спин-колебательное взаимодействие в фаялите может существовать при температурах вплоть до  $\sim 700$  К, т.е. гораздо выше температуры Нееля.

В "разбавленных" системах, т.е. твердых растворах, дальнодействующее магнитное взаимодействие ослабевает, а  $T_N$  уменьшается по мере уменьшения концентрации магнитных ионов в решетке кристалла. Порог дальнодействующего магнитного взаимодействия описывается теорией перколяции. Для трехмерных решеток с координационным числом 6 магнитного иона в решетке и перколяции по узлам порог перколяции  $p_c = 0,31$  [16]. В  $(\text{Fe}_x\text{Mg}_{1-x})_2\text{SiO}_4$  твердых растворах  $T_N$  становится равным нулю при  $x \sim 0,3$  [17], т.е. при составе, совпадающем с порогом перколяции.

## ЭКСПЕРИМЕНТ

Порошки твердых растворов оливинов  $(\text{Fe}_x\text{Mg}_{1-x})_2\text{SiO}_4$ , использованные в настоящей работе, были синтезированы Секендорфом и О'Нейлом (Seckendorff and O'Neill) [18]. Детали синтеза описаны в цитируемой статье. Раман-спектры 11 оливинов, т.е. форстерита, фаялита и девяти твердых растворов с составом, изменяющимся с шагом  $x = 0,1$ , были получены при комнатной температуре.

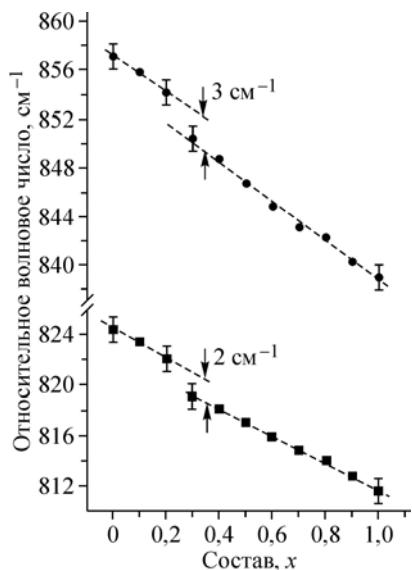
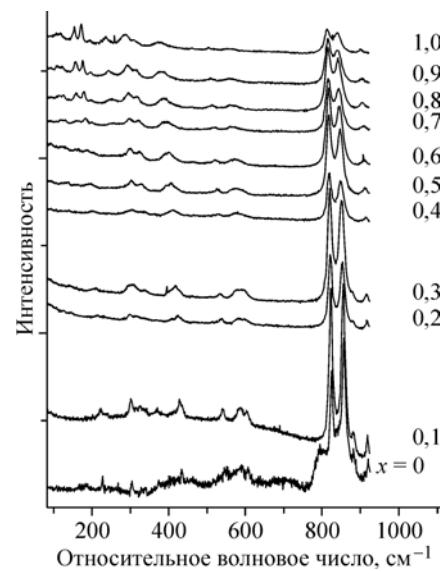
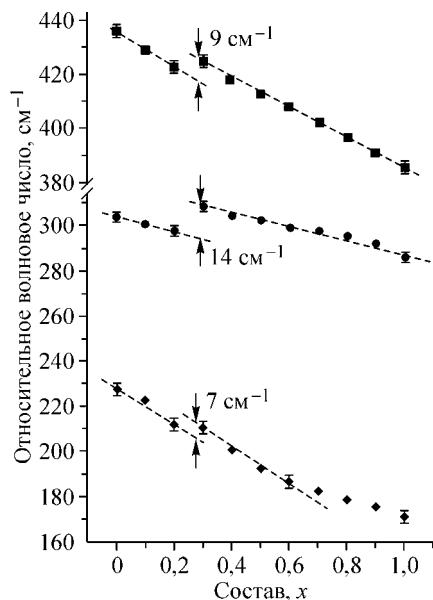
Спектры регистрировали на спектрометре Triplemate SPEX, снабженном микроскопом на входе и многоканальным CCD-детектором на выходе. Для предотвращения разложения образцов спектры возбуждались линией 632,8 нм Не—Не лазера с выходной мощностью 50 мВт (около 2 мВт на поверхности образца). Диаметр пятна лазерного света на поверхности образца 2  $\mu\text{m}$ . Геометрия рассеяния —  $180^\circ$ . Спектры регистрировали с разрешением 3  $\text{cm}^{-1}$ . Поскольку наблюдаемый эффект изменения частот колебаний в ряду твердых растворов достаточно мал, то для доказательства его существования регистрация спектров всех составов была повторена четырежды, и каждый раз положение максимумов линий определяли разложением спектра на лоренцевы компоненты.

## РЕЗУЛЬТАТЫ

На рис. 1 приведены спектры форстерита, фаялита и различных твердых растворов  $(\text{Fe}_x\text{Mg}_{1-x})_2\text{SiO}_4$  в области 100—950  $\text{cm}^{-1}$ . На рис. 2 показаны зависимости частот валентных колебаний  $\text{SiO}_4$  при 820 и 850  $\text{cm}^{-1}$  от состава. Эти зависимости демонстрируют две важные особенности: 1) частота колебаний уменьшается с увеличением содержания фаялитовой компоненты, подтверждая результаты, полученные ранее в [6], и 2) сдвиг частоты обнаруживает скачок, приходящийся на состав  $x = 0,3$ . Аналогичное, но более выраженное поведение частот колебаний наблюдали в [5]. На рис. 3 представлены кривые зависимости от состава частот трех наиболее интенсивных в спектре решеточных колебаний мод 227, 304 и 434  $\text{cm}^{-1}$  (частоты указаны для  $x = 0$ , т.е. форстерита). Эти моды являются представителями трех основных типов решеточных колебаний. Мода 227  $\text{cm}^{-1}$  относится к трансляциям  $T(\text{SiO}_4)$  в

Рис. 1. Раман-спектры порошков  $(\text{Fe}_x\text{Mg}_{1-x})_2\text{SiO}_4$  при  $T = 295$  К

форстерите, которая становится колебанием  $\text{Fe}^{2+} + T(\text{SiO}_4)$  в фаялите; мода  $304 \text{ cm}^{-1}$  относится к либрациям  $R(\text{SiO}_4)$  и трансляциям  $\text{Mg}^{2+}$  в форстерите, становящейся простой либрацией  $\text{SiO}_4$  в фаялите; и мода  $434 \text{ cm}^{-1}$  является деформационным колебанием  $\text{SiO}_4$  для всех составов [19]. Как и в предыдущем случае, все частоты демонстрируют небольшой скачок при  $x = 0,3$ . Разница заключается лишь в направлении внезапного изменения частот: для высокочастотных мод оно отрицательное, т.е. частота резко уменьшается при увеличении концентрации атомов железа, а для низкочастотных мод наблюдается увеличение на  $7—14 \text{ cm}^{-1}$  частот колебаний при  $x = 0,3$  с последующим общим уменьшением.

Рис. 2. Зависимость частот валентных колебаний тетраэдров  $\text{SiO}_4$  от состава твердых растворовРис. 3. Зависимость частот деформационных колебаний тетраэдров  $\text{SiO}_4$  и решеточных мод от состава твердых растворов

## ОБСУЖДЕНИЕ РЕЗУЛЬТАТОВ

При замещении  $\text{Mg}^{2+}$  на  $\text{Fe}^{2+}$  частоты решеточных колебаний уменьшаются благодаря эффекту массы. Однако этот эффект пренебрежимо мал для высокочастотных валентных  $\text{SiO}_4$  мод, поскольку мало их взаимодействие с низкочастотными колебаниями. (Взаимодействие колебаний пропорционально  $\Delta\omega^{-2}$ , где  $\Delta\omega$  — разница между частотами взаимодействующих колебаний. В рассматриваемом случае  $\Delta\omega \sim 600 \text{ cm}^{-1}$ ). Кроме того, в [19] было установлено, что при замещении  $^{24}\text{Mg}$  на  $^{26}\text{Mg}$  мода  $820 \text{ cm}^{-1}$  уменьшается по частоте на  $0,1 \text{ cm}^{-1}$ , т.е.  $\Delta\nu \approx 0,05\Delta m$ , что делает ожидаемый эффект снижения частоты валентных колебаний  $\text{Si}—\text{O}$  из-за изменения массы катиона при переходе от форстерита к фаялиту не большим, чем  $2 \text{ cm}^{-1}$ . Полученные в [19] экспериментальные результаты подтверждены в недавней работе [20], где авторы, проделав квантовохимический расчет колебательного спектра кристалла форстерита, показали, что при замещении  $^{24}\text{Mg}$  на  $^{26}\text{Mg}$  сдвиг полносимметричных мод  $820$  и  $850 \text{ cm}^{-1}$  со-

ставляет 0,0 и 0,1  $\text{см}^{-1}$  соответственно, т.е. взаимодействием низкочастотных решеточных и  $\text{SiO}_4$  валентных мод можно пренебречь с большой точностью. Как видно из рис. 2, наблюдаемое общее понижение частоты значительно и составляет 13—14  $\text{см}^{-1}$ .

Другая интерпретация экспериментально наблюдаемого сдвига (понижения) частот колебаний является "химической" и имеет отношение к взаимодействию 3d-оболочки ионов  $\text{Fe}^{2+}$  с p-орбиталами атомов кислорода. Это взаимодействие является реальным в железосодержащих оливинах, поскольку они относятся к антиферромагнетикам, а само явление антиферромагнетизма основано на p—d-взаимодействии в кристаллах магнитных катионов с атомами-посредниками при суперобменном взаимодействии. И хотя антиферромагнетизм исчезает при  $T > T_N$ , p—d-взаимодействие остается при всех температурах. Это дополнительное к ионной связи взаимодействие с атомами кислорода, пропорциональное содержанию  $\text{Fe}^{2+}$ , приводит к ослаблению связи Si—O и соответствующему понижению частоты валентных колебаний  $\text{SiO}_4$ .

Состав  $x = 0,3$ , при котором наблюдается внезапное изменение частот колебаний, совпадает с порогом перколяции. Наиболее вероятной причиной этого является спин-колебательное взаимодействие. Поскольку спины ионов железа разориентированы при комнатной температуре, наблюдаемый эффект относится к динамическим.

Известно [ 21 ], что кристаллическое поле может вызвать частичную ориентацию спинов в решетке. Очевидно, что колебание решетки деформирует кристаллическое поле магнитных ионов. Эта деформация, одинаковая для большого числа соседних ячеек в случае фона на  $k = 0$ , приведет к возникновению преимущественной и коррелированной ориентации спинов в соседних узлах (см., например, [ 22, 23 ]). Экспериментальным обоснованием данного утверждения служит наблюдаемое явление кантина в фаялите при  $T < 65$  К. Анизотропная составляющая статического смещения атомов в решетке при охлаждении кристалла ниже 65 К, вызывающая явление кантина, может оказаться порядка или даже меньшей амплитуды колебаний атомов в оптическом фононе (где смещения атомов анизотропны по определению и составляют величину  $\sim 10^{-2}$  Å; сведения о структурных параметрах оливинов при низкой температуре отсутствуют), а воздействие фона на ориентацию спинов при комнатной температуре — сильнее, чем кристаллического поля при  $T < T_N$ . Другими словами, оптический фонон "создает для себя" магнитное возбуждение той же длины волн. Очевидно, что дальнодействующее взаимодействие спинов возможно только для составов с  $x > 0,3$ , т.е. выше порога перколяции. Следовательно, рассеиваемый фотон генерирует в твердых растворах  $(\text{Fe}_x\text{Mg}_{1-x})_2\text{SiO}_4$  с  $x > 0,3$  фонономагнитное возбуждение, в котором энергия магнитной составляющей не может быть большей, чем  $kT_N = 45 \text{ см}^{-1}$ . Наблюдаемое на рис. 3 изменение частоты рассеяния при  $x = 0,3$  находится в пределах 7—14  $\text{см}^{-1}$ . Следует отметить, что в данном случае речь идет не об изменении частоты оптического фонона, а о появлении в рассеянии, кроме фононной компоненты, еще одной, магнитной. Частота же самого рассеиваемого фонона также меняется, но лишь на величину фонономагнитного взаимодействия, энергия которого порядка 1  $\text{см}^{-1}$  [ 22, 23 ].

Интерпретация наблюдаемого изменения частот валентных колебаний тетраэдров  $\text{SiO}_4$  (см. рис. 2) несколько сложнее. Как было отмечено выше, p—d-взаимодействие ионов кислорода и  $\text{Fe}^{2+}$  заметно сказывается на силовой константе связей Si—O в твердых растворах. Возникающая при оптическом колебании атомов кислорода преимущественная ориентация спинов и орбитальных моментов должна привести к изменению (увеличению) p—d-взаимодействия и, соответственно, к ослаблению силовой константы связи Si—O вдоль направления фона. Последнее объясняет отрицательное смещение высокочастотных мод при  $x = 0,3$ , величина которого в данном случае есть сумма двух эффектов: увеличения частоты при генерации магнитного возбуждения и ее уменьшение при ослаблении силовой константы Si—O.

Таким образом, Раман-спектры твердых растворов форстерит—фаялит обнаруживают две особенности. Первая относится к уменьшению частоты валентных колебаний Si—O с увеличением содержания  $\text{Fe}^{2+}$  в оливине. Это статический эффект, являющийся результатом p—d-взаимодействия между ионами кислорода и железа. Вторая особенность является динамической по природе и вызывает внезапное (ступенчатое) изменение частоты рассеяния при  $x = 0,3$ . При-

чина динамического эффекта лежит в спин-колебательном взаимодействии, создающем фонон-магнонное возбуждение в разупорядоченной магнитной среде.

Авторы благодарят проф. Х.Ст.К. О'Нила (Research School of Earth Sciences, Australian National University, Canberra, Australia) и проф. Ч. Гайгера (Kiel University, Germany), любезно предоставивших и разрешивших использовать образцы твердых растворов оливина в настоящей работе.

#### СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Hohler V., Funk E. // Z. Naturforsch. – 1973. – **28b**. – P. 125 – 139.
2. Servoin J.L., Piriou B. // Phys. Stat. Sol. – 1973. – **55b**. – P. 677 – 686.
3. Paques-Ledent M.Th., Tarte P. // Spectrochim. Acta. – 1973. – **29a**. – P. 1007 – 1016.
4. Chopelas A. // Amer. Miner. – 1991. – **76**. – P. 1101 – 1109.
5. Kolesov B.A., Tanskaya J.V. // Mater. Res. Bulletin. – 1996. – **31**. – P. 1035 – 1044.
6. Guyot F., Boyer H., Madon M. et al. // Phys. Chem. Minerals. – 1986. – **13**. – P. 91 – 95.
7. Kolesov B.A., Geiger C.A. // Ibid. – 2004. – **31**. – P. 155 – 161.
8. Santoro R.P., Newnham R.E., Nomura S. // J. Phys. Chem. Solids. – 1966. – **27**. – P. 655 – 666.
9. Lottermoser W., Müller R., Fuess H. // J. Magn. Matter. – 1986. – **54–57**. – P. 1005 – 1006.
10. Fuess H., Ballet O., Lottermoser W. Magnetic phase transition in olivines  $\text{M}_2\text{SiO}_4$  ( $\text{M} = \text{Mn, Fe, Co, Fe}_x\text{Mn}_{1-x}$ ). // Structural and magnetic phase transitions in minerals. / Eds. S. Ghose, J.M.D. Coey, E. Salje. – Berlin, Heidelberg, N. Y.: Springer, 1988.
11. Cococcioni M., Dal Corso A., de Gironcoli S. // Phys. Rev. – 2003. – **B67**. – P. 094106-1 – 094106-7.
12. Binek C., Kleemann W. // J. Phys.: Condens. Matter. – 1992. – **4**. – P. 65 – 74.
13. Nori F., Merlin R., Haas S. et al. // Phys. Rev. Lett. – 1995. – **75**. – P. 553 – 556.
14. Iliev M.N., Litvinchuk A.P., Lee H.-G. et al. // Phys. Rev. B. – 1999. – **60**. – P. 33 – 36.
15. Gößling A., Kuhlmann U., Thomsen C. et al. // Phys. Rev. – 2003. – **B67**. – P. 052403-1 – 052403-3.
16. Galam S., Mauger A. // Ibid. – 1996. – **E53**. – P. 2177 – 2181.
17. Hoye G.S., O'Reilly W. // Phys. Chem. Solids. – 1972. – **33**. – P. 1827 – 1834.
18. von Seckendorff V., O'Neill H.St.C. // Contributions to Mineralogy and Petrology. – 1993. – **113**. – P. 196 – 207.
19. Kolesov B.A., Geiger C.A. // Phys. Chem. Minerals. – 2004. – **31**. – P. 142 – 154.
20. Noel Y., Catti M., D'Arco R., Dovesi R. // Ibid. – 2006. – **33**. – P. 383 – 393.
21. Dunlop D.J., Özdemir Ö. Rock Magnetism: Fundamentals and frontiers. – Cambridge: Cambridge Univ. Press, 1997.
22. Halley J.W. // Phys. Rev. – 1966. – **149**. – P. 423 – 433.
23. Torrance J.B., Slonczewski J.C. // Phys. Rev. – 1972. – **B5**. – P. 4648 – 4651.