霞石 NaAlSiO4 的压缩性及其机理研究

牛菁菁1 巫翔1* 秦善1 濯双猛2 杨科3

- 1. 北京大学 地球与空间科学学院 造山带与地壳演化教育部重点实验室,北京 100871;
- 2. 中国科学院 地球化学研究所 ,贵阳 550002; 3.中国科学院 上海应用物理研究所 ,上海 201204

摘 要: $NaAlSiO_4$ 高压相 CF 相的结构和性质近年来被广为关注,然而对其低压相霞石的高压行为研究并不深入。为进一步认识碱金属在 CF 相中的赋存状态 采用金刚石压腔和同步辐射 X 射线衍射 ,开展了霞石 $NaAlSiO_4$ ($P6_3$ Z=8) 常温、20 GPa 时的压缩性质研究。结果显示 在实验压力范围内,震石没有发生结构相变 其三阶等温状态方程参数为: $V_0=0$. 715(2) nm^3 $K_0=53$ (3) GPa K'=4. 1(3) μ 和 e 轴的压缩系数 $K_a=3$. 8(1) $\times 10^{-3}$ nm/GPa $K_c=2$. 42(6) $\times 10^{-3}$ nm/GPa。通过第一性原理计算模拟 印证了实验压缩性的结果 揭示了霞石的压缩机制 即 SiO_4 和 AlO_4 四面体呈刚性行为 这些四面体之间的扭转导致结构中伪正交空隙通道的畸变。

关 键 词: 霞石 NaAlSiO₄; 压缩性; 金刚石压腔; X 射线衍射; 第一性原理计算

中图分类号: P578. 972 文章编号: 1007-2802(2017) 05-0850-05 doi: 10.3969/j.issn.1007-2802.2017.05.014

Investigation on the Compressibility of Nepheline NaAlSiO4 and Its Mechanism

NIU Jing-jing¹, WU Xiang^{1*}, QIN Shan¹, ZHAI Shuang-meng², YANG Ke³

 Key Laboratory of Orogenic Belts and Crustal Evolution, Ministry of Education, School of Earth and Space Science, Peking University, Beijing 100871, China;
 Institute of Geochemistry, Chinese Academy of Sciences, Guiyang 550002, China;
 Shanghai Institute of Applied Physics Chinese Academy of Sciences, Shanghai Synchrotron Radiation Facility, Shanghai 201204, China

Abstract: CF phase (NaAlSiO₄) 's structure and physical properties has attracted a wide attention , however , the high pressure behavior of nepheline is quite unclear. For further understanding on the occurrence of the alkali metal in CF phase , investigation on the compressibility of nepheline NaAlSiO₄($P6_3$, Z=8) at room temperature with pressure up to 20 GPa has been carried out by using diamond anvil cell and synchrotron X-ray diffraction. No phase transition of nepheline occurs in present experimental conditions , and its parameters of isothermal equation of state are $V_0=0.715(2)$ nm³, $K_0=53(3)$ GPa , K'=4.1(3). The compressional coefficients are 3.8(1)×10⁻³ nm/GPa for the a axis and 2.42(6)×10⁻³ nm/GPa for the a axis , respectively. The results from first-principle calculations not only underpin the experimental observations , but also reveal the compressional mechanism of nepheline , i.e. the rigid behavior of SiO₄ and AlO₄ tetrahedron , and their tilting resulting in the distortion of pseudo-orthogonal channel alone the a-axis direction.

Key words: nepheline NaAlSiO₄; compressibility; diamond anvil cell; synchrotron radiation XRD; first principle calculation

霞石是一种架状铝硅酸盐矿物,广泛产于贫硅富钠的碱性火成岩或伟晶岩中,如响岩、正霞正长岩、霞石辉长岩等,是最重要的似长石矿物之一。自然界中的霞石多为由钠质霞石(NaAlSiO₄)和钾质霞石(KAlSiO₄)组成的固体体系。霞石属六方晶

系 空间群 $P6_3$ 和 Z=8 其结构类似 β-鳞石英 ,其中半数的 Si 被 Al 有序替代。在霞石结构中 SiO_4 和 AlO_4 四面体共角顶连接形成平行于(0001)的六元环 ,并形成两类平行于 c 轴的通道: 一类是近乎规则的六元环状通道 ,空间较大 ,填充较大的阳离子 ,

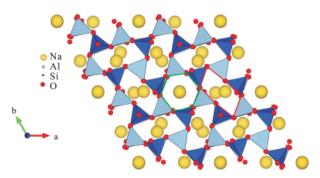
收稿日期: 2015-09-23 收到 2017-07-07 改回

基金项目: 国家自然科学基金项目(U1232204,41473056)

第一作者简介: 牛菁菁(1990-) 男,博士研究生,研究方向: 实验地球化学, E-mail: sessnjj@pku.edu.cn.

^{*} 通讯作者简介: 巫翔(1978-) ,男 研究员 研究方向: 实验地球化学及矿物物理研究. E-mail: xiang.wu@pku.edu.cn.

如 K^+ Ca^{2+} 以及额外的 Na^+ ; 另一类为 1×2 四面体宽度伪正交通道 ,通常由 Na^+ 占据。在垂直(0001) 方向上六元环被其他四面体共角顶连接 构成三维的骨架结构(图 1) 。



中心处绿色标示为规则六元环状通道 $_{\rm L}$ 红色标示为伪正交通道 图 $_{\rm L}$ 霞石结构沿着 $_{\rm C}$ 轴方向投影图 Fig.1 The projection along the $_{\rm C}$ axis of the structure of nepheline

作为霞石的端元组分 ,NaAlSiO4 在 18~23 GPa 和 1000~1500℃条件下转变为 CaFe,O, 结构相 (Pnma Z=4), 称为 CF 相(Liu, 1977; 翟双猛等, 2005)。对洋中脊玄武岩(MORB)组分样品的高温 高压实验研究发现,在下地幔温压条件下 CF 可以 稳定存在(Irifune and Ringwood, 1993; Kesson et al., 1994)。对含碱金属元素的 MORB 和石榴子石 相转变研究也证实 CF 相是俯冲带在下地幔中碱金 属的宿主相(Miyajima et al., 2001; Guignot and Andrault, 2004)。最近,在来自巴西金伯利岩的6颗 金刚石内 发现了一系列与下地幔条件下 MORB 矿 物成分一致的包裹体,其中含有与 CF 相化学组成 一致的物相(Walter et al., 2011)。因此,高压矿物 物理的实验研究及岩石学证据 表明 CF 相是 MORB 在下地幔中主要的富铝相之一,是碱金属的可能赋 存相(Hirose et al., 1999; Funamori et al., 2000; Ono et al., 2001)。NaAlSiO4 在下地幔温压条件下 的结构稳定性和物性有广泛研究,如 Ricolleau 等 (2010) "而对于 NaAlSiO₄ 的低压相霞石 "则偏重于 与石英等其他矿物的相平衡及其在高温高压条件 下的热力学性质的研究,如 Akaogi 等(2002),其压 缩性和压缩机制的研究并不深入。本文结合原位 同步辐射 X 射线衍射与第一性原理计算,开展霞石 NaAlSiO₄ 的弹性性质及其压缩机制的研究,以完善 NaAlSiO4从地壳到下地幔的物理化学性质。

1 实验与理论计算方法

研究样品为高温烧结而成的霞石 NaAlSiO4,空

间群为 $P6_3$,晶胞参数: a = 0.99608(5) nm , c =0.83330(1) nm ,详细描述参见翟双猛等(2005)。 高压装置为对称型的金刚石压腔,压砧面直径 300 μm。垫片材料为金属铼片 ,厚度 250 μm ,经预 压至40 μm 后利用激光打孔制备样品腔直径为 150 μm。样品与压标物质(约6 μm 厚的 Au 薄片, Alfa Aesar 99.9%) (Fei et al., 2007) 一同放入样品 腔中,硅油作为传压介质。压力标定的误差约 0.1 GPa。原位的高压 X 射线衍射实验在上海光源 (SSRF)的微聚焦站(BL15U)完成。X 射线波长 0.06199 nm ,聚焦光斑半高宽为3 μm×4 μm ,X 射线 衍射图谱采集通过 Mar SX-165 CCD 探测器(其仪 器参数通过 CeO₂ 进行标定),每张衍射图谱采集时 间为 20 s。二维衍射图谱先采用 Fit2D 软件转化为 一维衍射图谱,而后利用 GSAS (Larsen and Von Dreele, 1994; Toby, 2001) 软件进行 Le Bail 法全谱 拟合 获得晶胞参数。晶胞体积 V 与压力 p 的关系 利用三阶等温 Birch-Murnaghan (Birch, 1947) 状态 方程进行描述:

$$p(V) = \frac{3}{2} K_0 \left[\left(\frac{V_0}{V} \right)^{\frac{7}{3}} - \left(\frac{V_0}{V} \right)^{\frac{5}{3}} \right] \times \left\{ 1 + \frac{3}{4} (K' - 4) \left[\left(\frac{V_0}{V} \right)^{\frac{2}{3}} - 1 \right] \right\}$$
 (1)

式中: V_0 为常压下的晶胞体积 K_0 为体弹模量 K^2 为体弹模量对压力的导数。

基于第一性原理的理论计算是利用基于密度 泛函理论(DFT)的 VASP(Kresse and Furthmüller, 1996)软件包完成的。其中交换关联势分别采用了局域密度近似(LDA)和广义梯度近似(GGA)。平面波展开的截断能为 500 eV,电子自洽循环的收敛判据设置为 10^{-4} eV, Monkhorst-pack 法对布里渊区积分,倒空间网格划分为 $2\times2\times2$ 。在固定每一个晶胞体积的条件下,优化晶胞形状与原子坐标,获得所对应的最小基态总能量,利用三阶 Birch-Murnaghan E-V 状态方程(Birch, 1947)描述:

$$E(V) = E_0 + \frac{9}{16} V_0 K_0 \left\{ \left[\left(\frac{V_0}{V} \right)^{\frac{2}{3}} - 1 \right]^{\frac{2}{3}} K' + \left[\left(\frac{V_0}{V} \right)^{\frac{2}{3}} - 1 \right]^2 \left[6 - 4 \left(\frac{V_0}{V} \right)^{\frac{2}{3}} \right] \right\}$$
 (2)

式中: $V_0 \setminus K_0 \setminus K'$ 与三阶 p - V 状态方程相同 E_0 为系统基态的最小能量。

2 结果与讨论

图 2 为选取的不同压力下霞石 NaAlSiO4 的衍

射图谱。由图可见,随着压力的升高,样品各衍射峰均向高角度方向有不同程度的移动,即 d 值随压力增大而减小,但并没有发现旧峰的消失与新峰的生成。因此,震石 NaAlSiO₄ 在压力达到 20 GPa 时仍保持 $P6_3$ 空间群。随着压力升高,样品峰发生宽化 峰强也逐渐降低。如在低压 1.7 GPa 下(210)衍射峰的半高宽为 0.08° ,而在 19.6 GPa 下该峰的半高宽为 0.20° 展宽了约 3 倍。

表 1 霞石 NaAlSiO₄ 不同压力下晶胞参数

Table 1 Unit-cell parameters of Nepheline
NaAlSiO₄ at various pressures

p/GPa	a/nm	c/nm	V/nm ³
0.0001*	0.99608(5)	0.83330(1)	0.71602(1)
1.7	0.98510(7)	0.82711(9)	0.69511(8)
2.3	0.98132(9)	0.8249(1)	0.6879(1)
2.7	0.97895(8)	0.8230(1)	0.6831(1)
3.3	0.97526(9)	0.8213(1)	0.6765(1)
4.0	0.9714(1)	0.8189(1)	0.6693(1)
4.8	0.9669(1)	0.8162(1)	0.6608(1)
5.5	0.9637(1)	0.8141(1)	0.6548(1)
6.3	0.9612(1)	0.8123(1)	0.6500(1)
7.3	0.9565(1)	0.8095(1)	0.6415(1)
8.7	0.9505(1)	0.8056(2)	0.6305(2)
10.1	0.9439(1)	0.8032(1)	0.6197(1)
12.1	0.9377(1)	0.7990(2)	0.6085(2)
13.1	0.9327(1)	0.7969(2)	0.6004(2)
15.5	0.9273(1)	0.7927(2)	0.5904(2)
16.5	0.9235(2)	0.7895(2)	0.5831(2)
18.1	0.9205(2)	0.7853(3)	0.5763(2)
19.6	0.9156(2)	0.7818(3)	0.5676(2)

注: * 常压数据引自翟双猛等(2005)。

利用三阶 Birch-Murnaghan 状态方程对霞石 NaAlSiO₄ 的晶胞体积随压力变化进行描述 ,拟合结果为: V_0 =0.715(2) nm³ , K_0 =53(3) GPa ,K'=4.1(3)。通过拟合状态方程得出的 V_0 与常压下衍射图谱得出的结果非常吻合。采用 LDA 交换关联势 ,获得的状态方程参数为: V_0 =0.676(2) nm³ , K_0 =56(3) GPa ,K'=3.9(3) ,而采用 GGA 计算为: V_0 =0.736(2) nm³ , K_0 =46(2) GPa ,K'=4.3(1)。采用LDA 交换关联势计算得出的常压体积 V_0 比实验值小5% ,而采用 GGA 计算得到的 V_0 比实验值大3% ,这是不同交换关联势带来的系统误差。从图 3 中可以看出 采用 LDA 交换关联势计算所得 p-V 曲线与实验吻合较好。

前人对霞石的压缩性质研究结果并不多,仅见

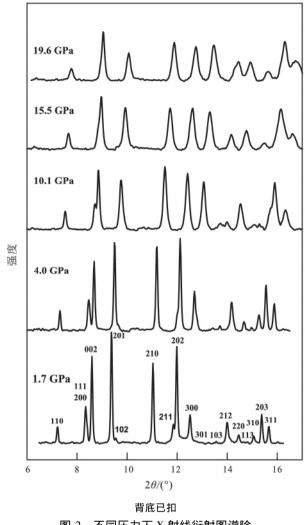
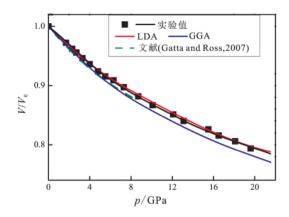


图 2 不同压力下 X 射线衍射图谱除 Fig.2 XRD Patterns of Nepheline NaAlSiO₄ under different pressures

有 Gatta 和 Ross (2007) 进行了天然霞石 (成分为 $K_{0.54}$ Na $_{3.24}$ Ca $_{0.03}$ Al $_4$ Si $_4$ O $_{16}$)高压单晶 XRD 实验,他们 以四阶 Birch-Murnaghan 状态方程描述 p-V 关系,获得了: V_0 = 0. 72357 (4) nm 3 , K_0 = 47. 32 (26) GPa , K' = 2. 77 (24) ,K'' = 0. 758 GPa $^{-1}$ 。 NaAlSiO $_4$ 霞石的 V_0 比天然样品小,而 K_0 比天然样品大。这是因为天然 霞石中离子半径更大的 K^+ ,替代了 Na^+ ,因而霞石 $NaAlSiO_4$ 单胞体积更小。而且在相同的电荷数条件下 K^+ 半径更大 因而含 K^+ 的霞石更容易被压缩。

轴压缩率可以通过进行线性拟合 $A = d_0 - k_a \times p$ (式中 A_0 为常压下晶胞参数 K_a 为轴压缩系数 P_a 为压力)。从实验值计算出: $K_a = 3.8(1) \times 10^{-3}$ nm/GPa $K_c = 2.42(6) \times 10^{-3}$ nm/GPa $K_c = 2.42(6) \times 10^{-3}$ nm/GPa $K_a = 3.9(2) \times 10^{-3}$ nm/GPa $K_c = 2.2(1) \times 10^{-3}$ nm/GPa $K_c = 2.2(1) \times 10^{-3}$ nm/GPa $K_c = 2.40$ 联势计算得到 $K_a = 4.0(2) \times 10^{-3}$ nm/GPa $K_c = 2.40$



虚线来自文献 Gatta 和 Ross(2007) 图 3 霞石的归一化体积与压力关系 Fig.3 Normalized volume of Nepheline NaAlSiO₄ varies from pressure

 $(2) \times 10^{-3}$ nm/GPa (图 4)。从图 4 可以出 ,用 GGA 计算出的 a 轴压缩性与实验值较为接近,对 c 轴压 缩性而言,LDA 计算结果较为准确,霞石 NaAlSiO₄ 的轴压缩性明显具有较强的各向异性, K_c 仅为 K_a 的 60% μ 轴比 c 轴更容易被压缩。

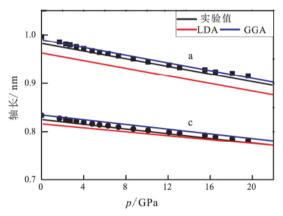


图 4 霞石 NaAlSiO₄ 晶轴随压力变化

Fig.4 Pressure-dependent variation of unit cell axies

在金刚石压腔的原位高压实验中,通过粉晶的高压 X 射线衍射图谱难以解析原子坐标。笔者基于理论计算的结果对霞石的结构随压力演化进行探讨。从平行 c 轴方向投影,霞石的结构是由四面体、规则六元环状通道和伪正交通道组成(图1)。结构中 AI 占据 2b(1/3,2/3z) 和 6c(xyz) 位置,两种铝氧四面体分别标记为 $[AIO_4]^A$ 和 $[AIO_4]^B$ 。 Si 占据另一套 2b(1/3,2/3z) 和 6c 位置,硅氧四面体同样地被标记为 $[SiO_4]^A$ 和 $[SiO_4]^B$ 。 笔者考察了霞石中四面体的畸变与压缩性质,引入畸变指标(baur distortion indices)来描述霞石中四面体因为畸变偏离正四面体的程度(Baur,1974),其数学表达

式为:

$$ID = \sum \frac{|d_i - d_m|}{nd_m}$$

式中: ID 为畸变指标 d_i 为 Si-O 或 Al-O 键长 d_m 为 键长的均值。

四面体为正四面体时 ID=0。畸变指标 ID 越 大,四面体畸变程度越高,越偏离正四面体。理论 计算结果证实,霞石中四面体畸变很小。在 0.4 GPa 下,硅氧和铝氧四面体的畸变指标均在 0.2%之下。约30 GPa 时,各个四面体畸变指标均 小于 0.6%。这意味着霞石结构中的硅氧和铝氧四 面体均为正四面体,并且在压力的作用下表现为刚 性 没有发生变形。由霞石 NaAlSiO4 结构中各四面 体体积随压力的变化图(图 5)可见,四面体体积随 压力表现出线性压缩行为用 $V_T = V_{T_0} - k \times p$ 来描述 (式中 N 为四面体体积 P 为压力 N_{T_0} 为常压下四面 体体积 k 为压缩系数)。拟合后得到各四面体压缩 系数为: $k[AlO_4]^A = 7.72(2) \times 10^{-6} \text{ nm}^3/\text{GPa}$, $k [AlO_4]^B = 6.90(1) \times 10^{-6} \text{ nm}^3/\text{GPa}, k [SiO_4]^A =$ 4. 76(1) $\times 10^{-6}$ nm³/GPa, $k [SiO_4]^B = 5.32(1) \times 10^{-6}$ nm³/GPa。从拟合结果可以看出霞石中四面体体积 压缩率均在 1×10⁻⁵ nm³/GPa 以下 .很难被压缩。因 此霞石的压缩是通过四面体扭转来实现的。

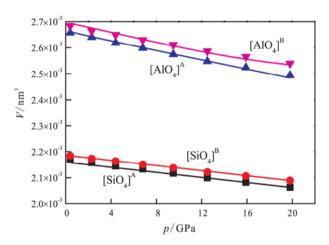


图 5 理论计算霞石 NaAlSiO₄ 配位四面体体积随压力变化 Fig.5 DFT results of tetrahedral volumes of nepheline NaAlSiO₄ varies from pressure

四面体的扭转将可能造成霞石结构中平行 c 轴的通道发生畸变。理论计算的结果表明 ,规则六元环状通道随压力升高不发生畸变。伪正交通道在收缩的同时将伴随畸变。伪正交通道从平行 c 轴方向投影近似一平行四边形形状 ,因此通过图 6 中所示的四面体之间夹角在 ab 平面上投影角度的变化 ,

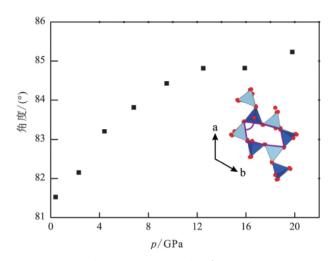


图 6 伪正交通道的四面体夹角随压力变化 Fig.6 The angle between tetrahedrons of pseudo-orthogonal

channel varies from pressure

来描述伪正交通道随压力的畸变。常压下这个夹角约为81.5°,压力达到20GPa时升高到85°。这表明随压力升高,伪正交通道将逐渐向正交形状发生演化。

3 结论

参考文献 (References):

Akaogi M , Tanaka A , Kobayashi M , Fukushima N , Suzuki T. 2002. High-pressure transformations in NaAlSiO $_4$ and thermodynamic properties of jadeite , nepheline , and calcium ferrite-type phase. Physics of the Earth and Planetary Interiors , 130(1-2): 49–58

Baur W H. 1974. The geometry of polyhedral distortions. Predictive relationships for the phosphate group. Acta Crystallographica Section B , 30(5): 1195-1215

Birch F. 1947. Finite elastic strain of cubic crystals. Physical Review ,71 (11): 809-824

Fei Y W , Ricolleau A , Frank M , Mibe K , Shen G Y , Prakapenka V. 2007. Toward an internally consistent pressure scale. Proceedings of the National Academy of Sciences of the United States of America , 104(22): 9182-9186

Funamori N , Jeanloz R , Miyajima N , Fujino K. 2000. Mineral assemblages of basalt in the lower mantle. Journal of Geophysical Research: Solid Earth , 105(B11): 26037-26043

Gatta G D, Angel R J. 2007. Elastic behavior and pressure-induced structural evolution of nepheline: Implications for the nature of the modulated superstructure. American Mineralogist, 92 (8-9): 1446-1455

Guignot N , Andrault D. 2004. Equations of state of Na-K-Al host phases and implications for MORB density in the lower mantle. Physics of the Earth and Planetary Interiors , 143-144: 107-128

Hirose K , Fei Y W , Ma Y Z , Mao H K. 1999. The fate of subducted basaltic crust in the Earth's lower mantle. Nature , 397(6714): 53-56

Irifune T , Ringwood A E. 1993. Phase transformations in subducted oceanic crust and buoyancy relationships at depths of $600 \sim 800$ km in the mantle. Earth and Planetary Science Letters , 117(1-2): 101-110

Kesson S E , Gerald J D F , Shelley J M G. 1994. Mineral chemistry and density of subducted basaltic crust at lower-mantle pressures.

Nature , 372(6508): 767-769

Kresse G , Furthmüller J. 1996. Efficient iterative schemes for ab initio to tal-energy calculations using a plane-wave basis set. Physical Review B , 54(16): 11169–11186

Larsen A C , Von Dreele R B. 1994. GSAS , general structure analysis system. LANSCE , MS-H805 , Los Alamos , NM: Los Alamos National Laboratory

Liu L G. 1977. High pressure NaAlSiO $_4$: The first silicate calcium ferrite isotype. Geophysical Research Letters , 4(5): 183–186

Miyajima N , Yagi T , Hirose K , Kondo T , Fujino K , Miura H. 2001. Potential host phase of aluminum and potassium in the Earth's lower mantle. American Mineralogist , 86(5-6): 740-746

Ono S , Ito E , Katsura T. 2001. Mineralogy of subducted basaltic crust (MORB) from 25 to 37 GPa , and chemical heterogeneity of the lower mantle. Earth and Planetary Science Letters , 190(1-2): 57 -63

Ricolleau A, Perrillat J P, Fiquet G, Daniel I, Matas J, Addad A, Menguy N, Cardon H, Mezouar M, Guignot N. 2010. Phase relations and equation of state of a natural MORB: Implications for the density profile of subducted oceanic crust in the Earth's lower mantle. Journal of Geophysical Research: Solid Earth, 115 (B8): B08202

Toby B H. 2001. *EXPGUI*, a graphical user interface for GSAS. Journal of Applied Crystallography, 34(2): 210 –213.

Walter M J , Kohn S C , Araujo D , Bulanova G P , Smith C B , Gailou E , Wang J , Steele A , Shirey S B. 2011. Deep mantle cycling of oceanic crust: Evidence from diamonds and their mineral inclusions. Science , 334(6052): 54-57

翟双猛 , 费英伟 , 杨树锋 , 夏斌. 2005. $NaAlSiO_4$ 高温高压相变及产物的 X 射线衍射研究. 矿物学报 , 25(1): 45-49

(本文责任编辑: 刘莹; 英文审校: 高剑峰)