課題番号: 2008B1757 ビームライン: BL43IR

赤外分光法を使った高温高圧下の蛇紋石その場観察

High temperature and high pressure infrared spectroscopy study of serpentine

野口 直樹

大阪市立大学大学院 理学研究科 生物地球系専攻 後期博士課程3回生

1.はじめに

沈みこみ帯は海洋プレートが上部マントル へ沈み込んでいく場所で、ここで形成される含 水鉱物は上部マントルへの水素輸送を担う役 割がある。蛇紋石(serpentine)は沈み込み帯で形 成される代表的な含水鉱物の一つで、その高温 高圧下での物性は地球内部での水素循環を考 えるうえで重要である。蛇紋石の理想的な化学 組成は Mg₆Si₄O₁₀(OH)₈ で表わされ、天然の蛇紋 石は不純物として少量の Al と Fe を必ず含んで いる。水素は構造中に OH 基として存在してい る。MgO₆八面体層と SiO₄四面体層から成る 1:1 層が c 軸方向に重なることによって構成される

(Fig. 1)。結晶中で水素原子は OH 基として八 面体層に結合しており、Inner-OH と Outer-OH の 2 種類の配置がある。Inner-OH は四面体層の 方を向いており、OH 基の軸は c 軸に垂直であ る(Mellini et al. 1982)。もう一方の Outer-OH は 層間の方を向いており、四面体層基底の酸素原 子との間に弱い水素結合が働いており、

Outer-OH の軸はアクセプターの基底酸素の方 を向いて傾いている。Outer-OH の水素結合が 1:1 層間の結合を担っており、その結合強度が 高温高圧下での蛇紋石結晶の安定性を決定し ていると考えられる。





本研究では、蛇紋石の高温高圧下での OH 基の水素結合の状態を知るために、赤外分光法 を使って高温高圧その場観察実験を行った。試料として蛇紋石の多形(アンチゴライト,クリ ソタイル,リザルダイト)の中でも、高温下でも 安定(Evans et al. 1976)なアンチゴライトを用いた。

また、これまでに行われた蛇紋石を試料とす る高圧 X 線回折実験(Meade and Jeanlotz 1991; Irifune et al. 1996)によって、蛇紋石の熱力学的 安定領域を超える 10GPa 以上の圧力で非晶質 化が起きることが報告されている。本研究では、 この非晶質化が起きる温度圧力条件を確認し、 赤外吸収スペクトルから非晶質化後の水素の 状態を推測することも目的とした。

2.実験方法

試料として京都府宮津産のアンチゴライ ト;(Mg_{4.2}Fe_{0.7}Al_{1.1})(Si_{2.9}Al_{1.1})O₁₀(OH)₈を用いた。 これを粉末にして測定試料として用いた。試料 は 圧 力 媒 体 の KBr と 圧 力 ス ケ − ル の SrB₄O₇:Sm²⁺(Datchi et al. 1997)と共に DAC の試 料室に詰め込んだ。

DAC はシリンダー型のものを使用した。加熱 はダイヤの周りに巻いたカンタル線コイルヒ ーターとシリンダーの周りにまいたバンドヒ ーターを使って行った。市販の温度制御ユニッ ト(MODEL SU; CHINO Inc.)でカンタル線ヒー ターを PID 制御することによって、DAC 試料 室内の温度を一定に保持した。

BL43IR 顕微分光ステーションに外熱式 DAC とレバー式加圧装置を設置し、HgCdTe 検出器 を用いて 1000~6000cm⁻¹の範囲のスペクトル を測定した。測定法は透過吸収法で、試料の正 確な吸光度(absorbance)スペクトルを得るため に試料室内の試料のない部分を透過した光を 参照光として用いた。



Figure 2. 実験の温度圧力条件

3.結果

Fig. 2 に実験の温度圧力範囲を示す。温度は 20~320℃で、圧力は 27GPa までの赤外吸収スペ クトルが得られた。300℃ 25.6GPa で得られた スペクトルには非晶質化の兆候が見られた(後 述)。それ以外のスペクトルには脱水分解や非晶 質化といったような相転移を示すような急激



Figure 3. 高圧下でのアンチゴライトの赤外吸収スペクトル (a) は 20℃、(b) は 220℃ でのスペクトル。

Fig. 3a と 3b に 20℃と 220℃の温度条件で得 られたスペクトルを示す。OH 基の伸縮振動に 起因する吸収バンドが 3400 ~ 3800cm⁻¹の範囲 に現れており、圧力が上がるのに従って吸収バ ンドの形状が連続的に変化していく様子が分 かる。比較的低い圧力下でのスペクトルには、 3545cm⁻¹ 付近の弱くブロードなバンドと 3700cm⁻¹の強いバンドの2本のバンドが認めら れる。この 3700cm⁻¹のバンドは複数のバンドが 重なっており、高圧下ではそれらのバンドの圧 力依存性の違いにより3本のバンドに分離する。

ここで、OH 基吸収バンドの帰属について考 える。まず、3545cm⁻¹のバンドは過去の研究に よって不純物のAl³⁺の濃度に比例して吸光度が 増大することが分かっており(Velde, 1980; Uehara and Shirozu, 1985)、このバンドは Si⁴⁺が Al³⁺に置換している四面体の基底酸素の直下に ある Outer-OH (Outer-OH...O(AlSi))の伸縮振動 (Fig. 4a, mode 1)に帰属される。リザルダイトの 群論的な考察から赤外活性な OH 基伸縮振動の 基準振動モードが3つあることが分かってい る。その3種類のモードについて説明すると、

(1)隣り合う Outer-OH が逆位相で伸縮するモー

ド(Fig. 4b, mode 2)、(2)Outer-OH が全て同位相で





Figure 4. 蛇紋石の OH 基伸縮振動モード



Figure 6. OH 伸縮振動モードの圧力依存性



Figure 5. Lorentzian 関数によるピーク分離

(3)Inner-OH の伸縮振動(Fig. 4d, mode 4)である。 3700cm⁻¹に重なっている 3 本のバンドはそれぞ れ、mode 2~mode 4 の基準振動モードに帰属さ れると考えられる。Balan et al.(2002)は第一原理 計算によってリザルダイトの赤外吸収スペク トルを求めており、その結果によれば、3 つの 基準振動モードの振動数は mode 2→mode 3→ mode 4 の順に大きくなる。また、mode 3 の吸 収バンドの吸光度は大きく、mode 1 と mode 2 の吸収バンドの吸光度は小さいことが分かっ ている。これらの特徴を基に 3 本の吸収バンド の帰属を行うと、低波数側から mode 2, mode 3, mode 4 になる。

各吸収バンドの中心波数の圧力依存性を決 定するためにピークフィット分析を行った。 GRAMS/AI(Thermo Galactic Co.)を使い、ローレ ンツィアン関数を各バンドにフィットさせて ピーク分離した(Fig. 5)。各バンドの中心波数の 圧力依存性を Fig. 6 に示す。Outer-OH...O(AlSi) の伸縮振動のバンドは負の圧力依存性を示す のに対して、その他のバンドは正の圧力依存性 を示している。また、常温と 220℃の吸収バン ドの圧力依存性を比較すると 220℃のほうが若 干、圧力依存性が小さいことが分かる。

4.考察

Outer-OH の高圧下での挙動

ここでは、実験で得られたデータを基に Outer-OH の高圧下での挙動について考察する。 アクセプターと水素間の距離(OH...O)が縮まる と、その OH 基の伸縮振動の波数は小さくなる という関係がある (Nakamoto et al. 1956)。つま り、OH 基伸縮振動の波数が小さいほど水素結 合が強いといえる。この水素結合と波数の関係 を踏まえると、Outer-OH の2つの基準振動モー ドが正の圧力依存性をもつことは、高圧下にお いて Outer-OH の水素結合が強化されないこと

を意味することが分かる。Mellini and Zanazzi (1989)によるリザルダイトの単結晶高圧X線回 折実験の結果は蛇紋石の圧縮機構は層間距離 の短縮がメインであることを示している。高圧 下においてアンチゴライトの層間距離は短縮 し、それに伴って、Outer-OHの水素結合のドナ ーとアクセプターである八面体層の酸素と四 面体層基底の酸素間の距離(O...O)は大幅に縮 むはずである。高圧下で Outer-OH の水素結合 が強化されないのは、ドナーとアクセプター間 の距離(0...0)が縮んでも水素結合距離 (OH...O)は縮まないことを意味している。つま り、高圧下で層間距離(O...O)が縮むと、 Outer-OH は OH...O 距離を保ったまま、水素が 基底酸素へ近くなるように OH 基の軸を傾ける ことになる(Fig. 7)。このような OH 基の高圧下 での挙動は、クリノクロア (clinochlore, (Mg₅Al)(Si₃Al)O₁₀(OH)₈,層状珪酸塩鉱物)の層間 の OH 基でも報告されている(Kleppe et al. 2003)。



Figure 7. 高圧下での Outer-OH の挙動

誘起非晶質化について

300℃ 25.6GPa の温度圧力条件で得られたス ペクトルには 3500cm⁻¹ をピークの中心とする ブロードな吸収バンドが現れた (Fig. 8)。しば らくこの温度圧力条件で保持していると、この バンドの吸光度が増加しはじめた。2時間程保 持すると吸光度の増加が止まった。この 300℃ 25.6GPa という温度圧力はX線回折実験(Irifune et al. 1996)によって蛇紋石の非晶質化が確認さ れている温度圧力条件と同じである。よって、 このブロードな吸収バンドはアンチゴライト の非晶質化した部分に含まれる OH 基に起因す ると考えられる。3740cm⁻¹の OH 基伸縮振動に 起因するピークは残り続けるため、結晶構造の 一部が非晶質化していると考えられる。また、 水分子の OH 伸縮と変角の結合音に起因する吸 収バンドが現れる 4000~6000cm⁻¹の範囲にはピ ークは確認できなかった。このことから水分子 は生成されずに非晶質化後も水素は OH 基とし て存在していることが分かる。

温度を室温に戻した後に、減圧する過程でも 赤外吸収測定を行った。安定領域の圧力 (~10GPa)になると非晶質化に起因するピークは 吸光度が減少しはじめ、実験後の常温常圧下で のスペクトルは実験前のスペクトルとほとん ど同じになった。これは、高圧下では非晶質の 状態であるアンチゴライトが安定領域まで圧 力が下がると再結晶し始めることを示してい る。このようにアンチゴライトの圧力誘起非晶 質化は可逆的であることが分かった。



Figure 8. 非晶質化前のアンチゴライトの赤外 吸収スペクトル(220℃21.2GPa, 270℃22.7GPa,) と非晶質化中のスペクトル

図中も矢印は非晶質化に起因する吸収バンドを 示している。

参考文献

- Balan E, Saitta AM, Mauri F, Lemaire C, Guyot F (2002) Am. Mineral., 87, 1286-1290
- Datchi F, LeToullec R, Loubeyre P (1997) J.Appl.Phys., 81, 3333-3339
- Evans BW, Johannes W, Oterdoom H, Tommsdorff V (1976) Schweiz.Mineral.Petrogr.Mitt., 56, 79-93
- Irifune T, Kuroda K, Funamori N, Uchida T, Takehito Y, Inoue T, Miyajima N (1996) Science, 272,

1468-1470

- Kleppe AK, Jephcoat AP, Welch MD (2003) Am.Mineral., 88, 567-573
- Meade C, Jeanloz R (1991) Science, 252, 68-70
- Mellini (1982) Am.Mineral., 67,587-598
- Mellini M, Zanazzi PF (1989) Eur.J.Mineral., 1, 13-19
- Nakamoto K, Margolis M, Rundel RE (1955) J.Am.Chem.Soc., 77, 6480-6486
- Uehara S, Shirozu H (1985) Mineral.J., 12, 299-318
- Velde B (1980) Phys.Chem.Min., 6, 209-220