総説

マグマの熱力学的性質: レビューと今後の課題

菅原透*

(2004年7月15日受付, 2005年2月2日受理)

Thermodynamic Properties of Magmatic Liquid: Review and Future Directions

Toru Sugawara*

Advances in calorimetric measurements for magmatic liquids in the recent two decades are reviewed. This paper summarized previously reported values of heat capacities of silicate glasses and liquids and heats of fusion of minerals. Some of the values for heats of fusion are recalculated using the recently reported heats of vitrification and more reliable heat capacities of solids compared with those previously used. Heats of mixing of silicate liquids are also re-examined using excess enthalpies of glasses, heat capacities of end-members, excess heat capacities of liquids and recalculated values of heats of fusion. Excess enthalpies of pseudobinary silicate liquids are generally within $\pm 30 \text{ kJ/mol}$ and mostly $+5 \sim -10 \text{ kJ/mol}$. Although the excess enthalpies reach only 3-10% of enthalpies of fusion, those cannot be ignored, because liquidus temperatures and compositions of minerals are greatly affected by small excess enthalpies. Based on the compilation of the excess enthalpies by direct and indirect measurements, we found that interactions among network-forming oxides (SiO₂, NaAlO₂, KAlO₂), network-modifying oxides (CaO, MgO) and intermediate oxide (CaAl₂O₄) control the excess enthalpy of silicate liquid. As a preliminary test for generalized prediction of enthalpy of magmatic liquids, regular solution parameters for K₂O-Na₂O-CaO-MgO-Al₂O₃-SiO₂ liquids are determined using compiled calorimetric enthalpies using a least square method. Finally, Adam-Gibbs theory for viscosity and configurational entropy of silicate liquid are reviewed. In order to express Gibbs free energy of magmatic liquids, the following studies will be required in future: (1) measurements of excess heat capacity by drop calorimetry for liquids including interactions between NaAlO₂, KAlO₂ and CaO, MgO, (2) measurements of excess enthalpy by solution calorimetry and relative enthalpy by drop calorimetry for Fe-bearing multicomponent glasses and liquids, and (3) determinations of entropy of mixing and configurational entropy by systematic viscosity measurements for multicomponent silicate liquids.

Key words: magma, calorimetry, thermodynamics, silicate melt, enthalpy, entropy

1. はじめに

地球深部でのマグマの生成とその後の進化の過程を議 論する火山岩岩石学において,熱力学は広い範囲に渡り 応用できる可能性をもっている.しかしながら,固相の 熱力学が議論の中心である変成岩岩石学と比較して,固 相と液相からなるマグマの熱力学的性質に基づく火山岩 成因論はそれほど活発であるとは言いがたい.これは, (1)明瞭な構造を有する結晶の場合は混合エントロピー

* 〒682-0193 鳥取県東伯郡三朝町山田 827 岡山大学 固体地球研究センター Institute for Study of the Earth's Interior, Okayama University at Misasa, 827 Yamada, Misasa, Tottori 682-0193, Japan.

e-mail: toru@misasa.okayama-u.ac.jp

が厳密に計算できるのに対し、シリケイトメルトの構造 は不明な点が多く、混合エントロピーの正確な定式化が 困難である、(2)メルトは結晶よりもより高温で安定な ため、直接的な熱量測定実験が困難である、および(3) マグマを構成するシリケイトメルトは、主成分に限って も一般に8つ以上の成分を含む系であるために、その熱 力学的性質の組成変化が複雑である、という3つの理由 に起因する.

シリケイトメルトの熱力学的性質を熱量測定実験に基 づいて明らかにしようとする研究は、1980年代に飛躍的 に進展したものの、現在もなお不明な点が多く残されて おり、マグマの熱力学は完成に至っていない。本稿の目 的は、最近 20年間に明らかにされてきたシリケイトメ ルトの熱力学的性質を整理し、今後のこの分野の研究方

針をまとめることである.

本稿では、まずシリケイトメルトとガラスの熱力学量の相互関係及び熱量測定の実験手法について解説した.次に、これまでに行われてきたメルトの熱力学的諸量の測定結果についてレビューした.造岩鉱物の融解熱とメルトの過剰エンタルピーに関して従来のデータの評価及び再検討を行い、現段階で妥当と思われる値をまとめ、 K₂O-Na₂O-CaO-MgO-Al₂O₃-SiO₂系メルトのエンタルピーを正則溶液モデルで一般化した.最後に、マグマの熱力学を完成させるために、上記3つの問題を如何にして解決するのかという観点で、今後の研究課題をまとめる.

なお従来は、ガラス転移温度の違いや過剰比熱の存在 に起因するシリケイトメルトの熱力学量の変化について 不明な点が多かったために、それらを考慮している研究 や総説は少ない.しかし本稿では、それらの事項が熱力 学の岩石学的応用に際して無視できない大きさの熱力学 量の変化を与えると考えており、既報文献で行われてき た熱力学計算がそのままでは適用できない部分が多い. そのため、本稿の全体に渡って各熱力学量の導出過程に ついてもやや詳しく記述した.

2. マグマの熱力学研究の目的

シリケイトメルトの熱力学的性質の議論に入る前に, 火山岩岩石学におけるマグマ(シリケイトメルト)の熱 力学研究の意義と目的として,いくつかの具体的な応用 例を挙げる.なお,本稿で用いる鉱物端成分の略称につ いて Table 1 にまとめる.

2-1 マグマにおける相平衡および元素分配関係の定式化

既報の多数の相平衡と元素分配の実験データを体系的 に回収し、熱力学関係式に従って整理・定式化すること により、それらの温度、圧力、組成についての内挿およ び外挿に関して、より信頼できる予測が可能になる.し かしながら、マグマの相平衡と元素分配の熱力学的定式 化に必要な熱力学データは現在もなお不足しており、実 際には、相平衡や元素分配関係を経験的に再現し得るモ デルの探索や、モデル変数の決定を主題とした研究が多 くなされてきた (例えば, Longhi, 1978; Ghiorso and Carmichael, 1980; Langmuir and Hanson, 1981; Ghiorso et al., 1983; Nielsen and Dungan, 1983; Berman and Brown, 1984; Bhattacharya and Viswanath, 1985; Ryerson, 1985; Blander and Pelton, 1987; Beattie, 1993; Ariskin et al., 1993; Hallstedt et al., 1994; Ghiorso and Sack, 1995; 菅 原, 1998; Chartrand and Pelton, 1999; Sugawara, 1999; Ghiorso et al., 2002). しかしこの方法では, エンタルピー の値がメルトの構造モデルの仮定に依存するため、得ら れるエンタルピーとエントロピーが、本来そのメルトが 持っている物理化学的に意味のある実態に即した値であ る保証は無い. これまでのところ,熱量測定実験から得 られた多成分系メルト (ガラス)のエンタルピーの組成 変化を考慮した相平衡関係の考察としては An-Ab-Di 系 (Weill *et al.*, 1980; Hon *et al.*, 1981; Henry *et al.*, 1982), Ab-Or-Qt 系 (Hervig and Navrotsky, 1984) および An-Gh-Wo 系 (Nerád *et al.*, 1999; Fabrichnaya and Nerád, 2000) について試みられているのみであり,多成分系メ ルトのエンタルピーとエントロピーに関する熱量測定 データの蓄積が求められている.

2-2 マグマの発生,分化,混合のシミュレーション 上記の応用として、マグマで出現し得るすべての鉱物 相とメルトの間の元素分配関係が熱力学的に定式化でき れば、任意の温度、圧力変化に応じた平衡結晶作用及び 分別結晶作用による相変化の予測が可能である.この目 的の計算プログラムとして、端成分について既知の熱力 学データを用い、相平衡実験データに基づいてメルトの 正則溶液変数を決定した "MELTS" (Ghiorso and Sack, 1995; Ghiorso et al., 2002) と、すべての熱力学的定数を相平衡実 験データに基づいて経験的に決定する "COMAGMAT" (Ariskin et al., 1993; Ariskin, 1999, 2003) が知られてい る.

MORB やホットスポットの火山活動のソースとなる 上昇流では、周囲のマントルへの熱伝導による熱拡散よ りも対流による熱の移流が支配的であるために、断熱減 圧過程で上昇すると近似できる.この仮定をもとにし て、メルトの生成率が融解熱、比熱、体積等の熱力学量 を用いて定式化され、部分融解の挙動が議論されている (McKenzie and Bickle, 1988; Iwamori *et al.*, 1995, Hirschmann *et al.*, 1998, 1999a, b; Asimow and Stolper, 1999).

その他に、マグマ溜まりを小さなセルに分割し、各セルに MELTS モデルを適用して相平衡と熱収支計算を行い、熱拡散と物質移動を考慮してマグマ分化の時間・空間変化をモデル化する試み(Kuritani, 1999a, b)や、マグマ混合で生ずる熱収支に基づいて混合後の温度と相変化を予測する方法(Ussler and Glazner, 1992)などが議論されている.

これらのシミュレーションの適用可能範囲と確かさ は、想定している組成、温度、圧力範囲内に渡る熱力学 データの有無とその精度に依存する.

2-3 マグマの粘性

Richet (1984) は、マグマの粘性が Adam-Gibbsの関係 式によりメルトの配置エントロピーと関連づけることが できることをはじめて指摘した.粘性率からメルトの端 成分および混合のエントロピーを予測する、またはその 逆が可能であり、シリケイトメルトの粘性率の理論的定 マグマの熱力学的性質: レビューと今後の課題

式化においてエントロピーの情報は欠かせないものに なっている (Richet and Neuville, 1992; Neuville *et al.*, 1993; Richet *et al.*, 1996; Bottinga and Richet, 1996; Davis, 1999; Bouhifd *et al.* 1999; Toplis and Richet, 2000; Romano *et al.*, 2001; Toplis, 2001). この事項については 「5-4-1 シリケイトメルトの粘性と配置エントロピー」 において詳細に述べる.

2-4 マグマにおける元素拡散

元素拡散の駆動力は化学ポテンシャルの勾配であるため、相互拡散係数を各成分の活量係数(活動度係数)及び自己拡散係数と関連づけることができる(Darken, 1948; Cooper, 1965; Charkraborty and Ganguly, 1994; Charkraborty, 1995). 現在のところ熱量測定実験によるメルトのエンタルピーを応用した元素拡散の解析や予測は行われていないものの、Richter (1993), Chakraborty et al. (1995), Kress and Ghiorso (1995), Liang and Davis (2002) がマグマ組成のケイ酸塩メルトの拡散について熱力学的考察を行っている.

2-5 マグマの微視的構造

熱力学は本来物質の巨視的性質の記述に基づくもので あるが,熱力学的性質(メルトのエントロピー,過剰エン タルピー,比熱,鉱物の融解熱,体積等)の組成,温度, 圧力による変化を比較することによって、 微視的スケー ルでの構造や化学種に関する知見を得ることができる (Stebbins et al., 1984; Lange and Carmichael, 1990; Lange and Navrotsky, 1993; Richet et al., 1993b; Navrotsky, 1995; Hess, 1995; Gan et al., 1996; Tangeman and Lange, 1998; Toplis, 2001). NMR (例えば, Stebbins, 1995), ラ マン分光 (例えば, Mysen, 1997), EXAFS (例えば, Brown et al., 1995) 等の分光学的手法によって、メルト の短距離構造(配位数、結合角、結合距離)および中距 離構造(Qn種の分布)に関する具体的な情報は得られる が、それらの手法は実験可能な成分や組成範囲がきわめ て限定されている. また分光学的手法はメルトに対する 高温その場観察がしばしば困難であり、その代理として ガラスが研究対象とされることが多い。このとき、天然 組成のマグマの微視的構造と分光学的研究の対象となる 単純系のガラスやメルトの構造の関係について、多成分 系メルトの熱力学データに基づく考察を加えることに よって、両者を橋渡しすることができる.

シリケイトメルトのエンタルピー,エントロ ピー,ギブス自由エネルギーと化学ポテンシャル 3-1 端成分メルトの G,H および S

シリケイトメルト,ガラスおよび結晶のエンタルピー とエントロピーの温度変化の概念図を Fig.1 に示す.温



Fig. 1. Schematic relationships between enthalpies and entropies of liquid, solid (crystal) and glass (amorphous) and temperatures.

度 T, 圧力 P における i 成分のメルトのギブス自由エネ ルギー, G^L_{LT} は

$$G_{i,T,P}^{L} = H_{i,T}^{L} - TS_{i,T}^{L} + \int_{1}^{P} V_{i,P,T}^{L} dP$$
(1)

と表すことができる. H, S, V はそれぞれ, エンタル ピー, エントロピーおよび体積である, 右上の添字の L, G, S によりそれぞれ液相, ガラス, 結晶を表すこととす る. 本稿では1気圧におけるシリケイトメルトのギブス 自由エネルギーを得ることを問題とし, メルトの体積の 温度, 圧力変化に起因するギブス自由エネルギーの圧力 依存性(式1の右辺第三項)については議論しない. な お, 多成分系シリケイトメルトの体積に関するレビュー としては Lange and Carmichael (1990), 1気圧のメルト の体積についての最近の総括的研究としては Knoche *et al.* (1995), Lange (1997), Toplis and Richet (2000) があ る. メルトの体積の圧力依存性(圧縮率)を論じた最近 の研究としては, Gaetani *et al.* (1998), Webb (1998), Ochs and Lange (1999), Lange (2003), Suzuki and Ohtani

105

(2003) などがある.

温度 T における i 成分のシリケイトメルトのエンタル ピー, H_{LT}^{L} とエントロピー, S_{LT}^{L} は, それぞれ

$$\mathbf{H}_{i,T}^{L} = \mathbf{H}_{i,298}^{S} + \int_{298}^{Tm_{i}} \mathbf{C} \mathbf{p}_{i}^{S} d\mathbf{T} + \Delta \mathbf{H}_{i,Tm_{i}} + \int_{Tm_{i}}^{T} \mathbf{C} \mathbf{p}_{i}^{L} d\mathbf{T}$$
(2a)

$$S_{i,T}^{L} = S_{i,298}^{S} + \int_{298}^{Tm_{i}} \frac{Cp_{i}^{S}}{T} dT + \Delta S_{i,Tm_{i}} + \int_{Tm_{i}}^{T} \frac{Cp_{i}^{L}}{T} dT$$
(2b)

と表される. ここで **Cp**!は j 相の等圧比熱である. i の融 点では固相-液相間のギブス自由エネルギーの差がゼロ ($\Delta G_{i,Tmi} = \Delta H_{i,Tmi} - Tm_i \Delta S_{i,Tmi} = 0$) であるために, 融解 エンタルピー, $\Delta H_{i,Tm}$ (Enthalpy of fusion) と融解エン トロピー, $\Delta S_{i,Tmi}$ (Entropy of fusion) の間には

$$\Delta \mathbf{S}_{i,\mathrm{Tm}_{i}} = \Delta \mathbf{H}_{i,\mathrm{Tm}} / \mathrm{Tm}_{i}$$
(3)

の関係がある. 298 K における固相のエンタルピー $H_{2,298}^{s}$ とエントロピー $S_{1,298}^{s}$, および比熱 Cp_{1}^{s} については, 多数 の造岩鉱物に関して内部整合熱力学特性としてデータ ベース化されている (Berman, 1988; Holland and Powell, 1990; Berman and Aranovich, 1996; Gottschalk, 1997).

3-2 端成分メルトとガラスのH及びSの関係

 $H_{i,T}^{t} \ge \Delta H_{i,Tmi}$ はガラス化のエンタルピーを用いて,次のように表すこともできる:

$$H_{i,T}^{L} = H_{i,298}^{S} + \int_{298}^{T_{1}} Cp_{i}^{S} dT + \Delta H_{Vit,i,T_{i}}^{Tf_{1-i}} + \int_{T_{1}}^{Tf_{1-i}} Cp_{i}^{G} dT + \int_{T_{1}}^{T} Cp_{i}^{I} dT$$

$$+ \int_{Tf_{1-i}}^{T} Cp_{i}^{L} dT$$
(4a)

$$\Delta \mathbf{H}_{i,Tm_{i}} = \Delta \mathbf{H}_{Vit,i,T_{i}}^{Tf_{1-i}} + \int_{T_{1}}^{Tf_{1-i}} (\mathbf{C}\mathbf{p}_{i}^{G} - \mathbf{C}\mathbf{p}_{i}^{S}) dT + \int_{Tf_{1-i}}^{Tm_{i}} (\mathbf{C}\mathbf{p}_{i}^{L} - \mathbf{C}\mathbf{p}_{i}^{S}) dT$$
(4b)

ここで Tf_{1-i}は i 成分のガラスの仮想温度 (Fictive temperature) である. Δ H混合i は固相から Tf_{1-i}の仮想温度 を有するガラスへのガラス化のエンタルピーを表す. ガラスは熱履歴によって構造が異なる非平衡相であり,その熱力学的性質は温度,圧力,組成によっては一義的には決まらない. 仮想温度とは,ガラスの構造は必ずそれと平衡なメルトのどこかの温度の構造を凍結している,という仮定のもとに設定された,ガラスの状態を規定するための変数であり,メルトからガラスを冷却合成する際のガラス転移温度に相当する. 仮想温度はガラス化の冷却速度の減少につれて低下する.また,高温溶解熱測定や粘性測定などの実験において急冷凍結したガラスを用いると,実験中に構造緩和が進行し,そのガラスの仮 想温度は変化する.本稿では、急冷ガラスの仮想温度を \mathbf{Tf}_{1-i} 、徐冷ガラスまたは十分な構造緩和を経たガラスの仮想温度を \mathbf{Tf}_{2-i} とする.

 $S_{i,T}^{L} \ge Cp_{i,T}^{L}$ は原子の熱振動の寄与による項(振動エン トロピー及び振動比熱, vibrational entropy and heat capacity, $S_{v_{ib,i,T}}^{L}$, $Cp_{v_{ib,i,T}}^{L}$) と原子の配置状態で決まる項(配 置エントロピー及び配置比熱, configurational entropy and heat capacity, $S_{conf,i,T}^{L}$, $Cp_{conf,i,T}^{L}$)の和として表すこともで きる:

$$\mathbf{S}_{i,T}^{L} = \mathbf{S}_{\text{Vib},i,T}^{L} + \mathbf{S}_{\text{Conf},i,T}^{L}$$
(5a)

$$Cp_{i,T}^{L} = Cp_{Vib,i,T}^{L} + Cp_{Conf,i,T}^{L}$$
(5b)

このとき、St_{vib.i.T}と Cpt_{vib.i.T}および St_{conf.i.T}と Cpt_{conf.i.T}には以 下の関係がある:

$$S_{V_{ib,i,T}}^{L} = \int_{0}^{T} \frac{Cp_{V_{ib,i,T}}^{L}}{T} dT$$
 (6a)

$$S_{Conf,i,T}^{L} = S_{Conf,i,Tf_{1-i}}^{L} + \int_{Tf_{1-i}}^{T} \frac{Cp_{Conf,i,T}^{L}}{T} dT$$
 (6b)

ガラスは構造が凍結されているため配置比熱は存在せ ず、ガラスの比熱はメルトの振動比熱に等しいと仮定で きる ($Cp_{v_{h,t,T}}=Cp_{t,T}^{\circ}$). またガラスの比熱の温度変化率は 温度の増加で減少し、 Tf_{1-i} 以上では組成によらず比熱が ほぼ一定値を示す(5-1-1 鉱物組成メルトとガラスの 比熱を参照). 従って、(6a) と(6b) はガラスの比熱を用 いてそれぞれ次のように表すこともできる:

$$S_{V_{ib,i,T}}^{L} = \int_{0}^{Tr_{1-i}} \frac{Cp_{i,T}^{G}}{T} dT + \int_{Tr_{1-i}}^{T} \frac{Cp_{i,Tr_{1-i}}^{G}}{T} dT \quad (7a)$$

$$S_{Conf,i,T}^{L} = S_{Conf,i,Tr_{1-i}}^{L} + \int_{Tr_{1-i}}^{T} \frac{(Cp_{i,T}^{L} - Cp_{i,Tr_{1-i}}^{G})}{T} dT \quad (7b)$$

ここで Stonf,i, Tf_{1-i} と Cp^Q_i, Tf_{1-i} はそれぞれ Tf_{1-i}におけるメ ルトの配置エントロピーとガラスの比熱である. Stonf,i, Tf1-i は Tf_{1-i} で凍結されたメルト構造の無秩序度を表す. シ リケイトガラスの配置エントロピーの温度変化は無視で きるほど小さい (Richet and Bottinga, 1985) ため, Stonf,i, Tf1-i は Tf_{1-i}の仮想温度を持つガラスの**0K** におけるエント ロピー (残余エントロピー, Residual entropy) に等しい:

$$\mathbf{S}_{\text{Conf},i,\,\text{Tf}_{1-i}}^{L} = \mathbf{S}_{i,0}^{\mathbf{G}(\text{Tf}_{1-i})}$$
(8)

完全結晶のエントロピーは絶対零度でゼロ(熱力学第三 法則)であることから、S^{G(TT1-i)}は、結晶、メルト、ガラ スの比熱と融解エントロピーを利用して次式により求め マグマの熱力学的性質: レビューと今後の課題

ることができる:

$$S_{i,0}^{G(Tf_{1-i})} = \int_{0}^{Tm_{i}} \frac{Cp_{i}^{S}}{T} dT + \Delta S_{i,Tm_{i}} + \int_{Tm_{i}}^{Tf_{1-i}} \frac{Cp_{i}^{L}}{T} dT + \int_{Tf_{1-i}}^{0} \frac{Cp_{i}^{G}}{T} dT$$
(9)

メルトを徐冷して Tf_{2-i}の仮想温度を有するガラスが 形成されたとすると、このガラスには急冷ガラスと比較 して

$$\Delta \mathbf{h}_{i}^{Tf_{1-i}-Tf_{2-i}} = \int_{Tf_{2-i}}^{Tf_{1-i}} (Cp_{i}^{L} - Cp_{i}^{G}) dT$$
(10a)

$$\Delta s_{i}^{Tf_{1-i}-Tf_{2-i}} = \int_{Tf_{2-i}}^{Tf_{1-i}} \frac{(Cp_{i}^{L}-Cp_{i}^{G})}{T} dT \qquad (10b)$$

に相当するエンタルピーとエントロピーの差が生ずる (例えば $\Delta h_i^{Tr_{1-i}-Tr_{2-i}} = \Delta H \Re_{i+}^{Tr} - \Delta H \Re_{i+}^{Tr}$, Fig. 1). これは ガラスの構造緩和に起因する H(Enthalpy of annealing) とSの変化である. ガラスのエンタルピーとエントロ ピーはガラス合成の際の冷却速度や実験中の試料の熱履 歴に依存するが、 Tf_{2-i}と式 (10a), (10b) を用いること で,それらを一義的に定義するができる. なお、ガラス の比熱は仮想温度により変化しないと考えられており (Richet and Bottinga, 1986), $\Delta h_i^{Tr_{1-i}-Tr_{2-i}} \wr \Delta h_i^{Tr_{1-i}-Tr_{2-i}}$ は Tf_{2-i}以下では温度によらず一定である.

3-3 多成分系メルトの G, H 及び S

端成分 (i, j, k···) のメルトを混合して組成 α のメルト を作ると、混合それ自体に起因する H と S の変化が生 ずる. エンタルピーの点では、端成分同士の反応でより 安定な化学種を構築することに伴う発熱反応、または端 成分間でエネルギー的な斥力が生ずることにより吸熱反 応が起こる. これらを過剰エンタルピー (Excess enthalpy, H $_{kx\alpha,T}$) と呼び、組成 α のメルトの H と端成分の H の総 和の差により定義される:

$$\mathbf{H}_{\mathbf{E}\mathbf{x},\alpha,\mathbf{T}}^{\mathbf{L}} = \mathbf{H}_{\alpha,\mathbf{T}}^{\mathbf{L}} - \sum_{i} \mathbf{X}_{i} \mathbf{H}_{i,\mathbf{T}}^{\mathbf{L}}$$
(11)

ここで、 X_i はi成分のモル分率である.本稿では、添字i の熱力学量はi成分の部分モル量、 α の熱力学量は相全 体についての値を表すこととする.上式の温度微分をと ると、過剰比熱($Cp_{k,a}$)が定義される:

$$\mathbf{C}\mathbf{p}_{\mathrm{Ex},\alpha}^{\mathrm{L}} = \mathbf{C}\mathbf{p}_{\alpha}^{\mathrm{L}} - \sum \mathbf{X}_{\mathrm{i}}\mathbf{C}\mathbf{p}_{\mathrm{i}}^{\mathrm{L}}$$
(12)

式 (11) と (12) はガラスについても同様に定義できる. ここで、 温度 Tf_{1-a}における組成 α のメルトの過剰エン タルピーを H $_{\text{Ex.a.Tf}_{1-\alpha}}$ とすると、

$$\mathbf{H}_{\mathbf{E}\mathbf{x},\alpha,\mathbf{T}}^{\mathbf{L}} = \mathbf{H}_{\mathbf{E}\mathbf{x},\alpha,\mathbf{T}\mathbf{f}_{1-\alpha}}^{\mathbf{L}} + \int_{\mathbf{T}\mathbf{f}_{1-\alpha}}^{\mathbf{T}} \mathbf{C}\mathbf{p}_{\mathbf{E}\mathbf{x},\alpha}^{\mathbf{L}} \, \mathbf{d}\mathbf{T}$$
(13)

の関係がある.

エントロピーの点では、混合に伴い端成分の構成粒子 の再配置が生ずることによりエントロピーが増加する. 過剰比熱の寄与も考慮すると、混合組成αでのメルトの 振動エントロピーと配置エントロピーはそれぞれ、

$$S_{V_{ib,\alpha,T}}^{L} = \sum_{i} X_{i} S_{V_{ib,i,T}}^{L} + \int_{0}^{Tf_{1-\alpha}} \frac{Cp_{E_{X,\alpha}}^{G}}{T} dT + \int_{Tf_{1-\alpha}}^{T} \frac{Cp_{E_{X,\alpha,Tf_{1-\alpha}}}^{G}}{T} dT$$
(14a)

 $S^{L}_{Conf, \alpha, T}$

$$=\sum_{i} X_{i} \left(S_{\text{Conf, i, Tf}_{1-i}}^{L} + \int_{Tf_{1-i}}^{T} \frac{(Cp_{i,T}^{L} - Cp_{i,Tf_{1-i}}^{G})}{T} dT \right)$$
$$+ \int_{Tf_{1-\alpha}}^{T} \frac{(Cp_{Ex,\alpha}^{L} - Cp_{Ex,\alpha,Tf_{1-\alpha}}^{G})}{T} dT + S_{\text{Mix},\alpha}^{L}$$

(14b)

となる. ここで、 $S_{Mix,\alpha}^{L}$ は組成 α における混合エントロ ピー (Entropy of mixing)、 $Cp_{Ex,\alpha,Tf_{1-i}}^{Q}$ は仮想温度 Tf_{1-i} に おける組成 α のガラスの過剰比熱である.

エンタルピーについて式 (11) と (13) より, エントロ ピーについて式 (14a) と (14b) を $S_{a,T}^{L} = S_{Vib,a,T}^{L} + S_{Cont,a,T}^{L}$ に 代入して (7b) を用いてまとめると, 端成分 i の混合から なる組成 α のメルトの温度 T におけるモルエンタル ピー, モルエントロピー及びモルギブス自由エネルギー ($G_{a,T}^{L}$) は, $H_{b,T}^{L}$ と $S_{b,T}^{L}$ を用いて以下のように表すことがで きる:

$$\mathbf{H}_{\alpha,\mathbf{T}}^{\mathbf{L}} = \sum_{i} \mathbf{X}_{i} \mathbf{H}_{i,\mathbf{T}}^{\mathbf{L}} + \mathbf{H}_{Ex,\alpha,\mathrm{Tf}_{1-\alpha}}^{\mathbf{L}} + \int_{\mathrm{Tf}_{1-\alpha}}^{\mathrm{T}} \mathbf{C} \mathbf{p}_{Ex,\alpha}^{\mathbf{L}} d\mathbf{T}$$
(15a)

$$S_{\alpha,T}^{L} = \sum_{i} X_{i} S_{i,T}^{L} + S_{Mix,\alpha}^{L} + \int_{0}^{Tf_{1-\alpha}} \frac{Cp_{Ex,\alpha}^{G}}{T} dT$$
$$+ \int_{Tf_{1-\alpha}}^{T} \frac{Cp_{Ex,\alpha}^{L}}{T} dT \qquad (15b)$$

$$G_{\alpha,T}^{L} = \sum_{i} X_{i} H_{i,T}^{L} - TS_{Mix,\alpha}^{L} + H_{Ex,\alpha,Tf_{1-\alpha}}^{L}$$
$$+ \int_{Tf_{1-\alpha}}^{T} Cp_{Ex,\alpha}^{L} dT$$
$$- T \left(\int_{0}^{Tf_{1-\alpha}} \frac{Cp_{Ex,\alpha}^{G}}{T} dT + \int_{Tf_{1-\alpha}}^{T} \frac{Cp_{Ex,\alpha}^{L}}{T} dT \right)$$

(15c)

3-4 多成分系メルトの化学ポテンシャル

組成 α のメルトにおける成分 i の化学ポテンシャル, μ_{iT}^{L} は、 $\mathbf{G}_{a,T}^{L}$ を i の物質量(モル、 \mathbf{n}_{i}) で微分することで得 られる. 従って、 μ_{iT}^{L} を温度と組成の関数として得るため には、 $\mathbf{S}_{Mix,a}^{L}$, $\mathbf{H}_{Ex,a,Tf_{1-a}}^{L}$, $\mathbf{Cp}_{Ex,a}^{e}$, $\mathbf{Cp}_{ex,a}^{o}$ のそれぞれを組成の 関数として表す必要がある.

 $\mathbf{S}_{Mix,a}$ は,混合前の端成分組成メルトにおける原子の配置状態の数を Ω_{0} ,混合後のメルト構造における原子の配置状態の数を Ω_{Mix} とすると,統計力学的に

$$\mathbf{S}_{\mathrm{Mix},\alpha}^{\mathrm{L}} = \mathbf{k} \ln(\Omega_{\mathrm{Mix}} / \Omega_0) \tag{16}$$

と計算される. ここで k はボルツマン定数である. 2~4 成分の合成系メルトについては様々な構造モデルが仮定 され, S^L_{Mix.a}が計算されてきた (例えば, Temkin, 1945; Toop and Samis, 1962; Weill *et al.*, 1980; Bhattacharya and Viswanath, 1985; Blander and Pelton, 1987; Hillert, 1997; Chartrand and Pelton, 1999). 現在のところ, 9~10 成分から成るマグマに対して適用できる汎用的なモデル は知られていない.

 H_{Ex} については,歴史的には,熱量測定による直接決 定よりも相平衡や元素分配関係を再現し得るモデルの探 索の方が先に行われてきたために,複雑なリキダス曲線 又は元素分配挙動を経験的に近似させることを目的とし て, H_{Ex} の組成依存性を表す数学的モデルが発展してき た(例えば,Thompson, 1967; Berman and Brown, 1984; Fei *et al.*, 1986; Helffrich and Wood, 1989; Jackson, 1989; Mukhopadhayay *et al.*, 1993; Cheng and Ganguly, 1994).

例えば最も単純な近似として、2つの端成分分子の無 秩序混合から成る混合組成メルトを考え、それが対称単 純溶液 (Symmetric simple solution, Thompson, 1967) であ ると仮定するとき、 $S_{Mix,a}^{L} \ge H_{Ex,a,Tf_{1,a}}^{L}$ はそれぞれ

 $S_{Mix,\alpha}^{L} = -R(X_{i}lnX_{i}+(1-X_{i})ln(1-X_{i}))$ (17a)

$$\mathbf{H}_{\mathbf{E}\mathbf{x},\alpha,\mathbf{T}\mathbf{f}_{1-\alpha}}^{\mathbf{L}} = \mathbf{X}_{i}(1 - \mathbf{X}_{i})\mathbf{W}_{\mathbf{H}}$$
(17b)

と表すことができる. W_H はこの 2 成分系の相互作用係 数である. ここで, $H_{E_{x,\alpha},Tf_{1-\alpha}}^{L} \neq 0$ かつ $Cp_{E_{x,\alpha}}^{L} = Cp_{E_{x,\alpha}}^{G} = 0$ の メルトは正則溶液 (Regular solution) と呼ばれている. メルトの過剰比熱についても式 (17b) と同様に近似し ($Cp_{E_{x,\alpha}}^{L} = X_i (1-X_i) W_{Cp}$), 一方シリケイトガラスについ てはこれまでのところ有意な過剰比熱が報告されていな いため $Cp_{E_{x,\alpha}}^{G} = 0$ とすると, このときの i 成分の化学ポテ ンシャルは

菅原 透

$$\mu_{i,T}^{L} = \left(\frac{\partial \mathbf{G}_{\alpha,T}^{L}}{\partial \mathbf{n}_{i}}\right)_{T}$$
$$= \mathbf{H}_{i,T}^{L} - \mathbf{T}\left(\mathbf{S}_{i,T}^{L} + \left(\frac{\partial \mathbf{S}_{\mathsf{Mix},\alpha}^{L}}{\partial \mathbf{n}_{i}}\right)\right) + \mathbf{R} \mathbf{T} \ln \gamma_{i}^{L}$$
及び

$$\left(\frac{\partial \mathbf{S}_{\mathrm{Mix},\alpha}^{\mathrm{L}}}{\partial \mathbf{n}_{\mathrm{i}}}\right)_{\mathrm{T}} = -\mathbf{R} \ln \mathbf{X}_{\mathrm{i}}$$
$$\mathbf{R} T \ln \gamma_{\mathrm{i}}^{\mathrm{L}} = (1 - \mathbf{X}_{\mathrm{i}})^{2} (\mathbf{W}_{\mathrm{H}} + (\mathbf{T} - \mathbf{T} \mathbf{f}_{1 - \alpha})$$
$$- T \ln (\mathbf{T} / \mathbf{T} \mathbf{f}_{1 - \alpha})) \mathbf{W}_{\mathrm{Cp}}$$
(18)

と成る. ここで, **R** と ₇, はそれぞれ気体定数及び i の活 量係数(活動度係数)を表す.

マグマ組成の多成分系メルトに対して、上記のような 端成分分子の無秩序混合と対称単純溶液の仮定が妥当で あるかどうかは、まだよく分かっていない. H_{Ex.a. If1-a}, Sh_{ix.a} 及び Cp_{Ex.a}をどのようにモデル化すべきかは、十分 な組成範囲に渡ってそれぞれのデータを得た上で議論す べき問題である.本稿では、それぞれの項をどのように 関数近似するかという部分については深入りせず、メル トのエンタルピー、エントロピー、比熱について、どの ような値が決定されてきたのか、という部分を中心にレ ビューする.

4. 熱量測定の実験手法

熱量測定と熱分析の解説書としては神戸・小澤 (1992)及び日本熱測定学会(1998)があり、金属、無機 化合物、有機・高分子化合物等の広い範囲に渡る各種実 験手法について解説がなされている.ここでは特にシリ ケイトメルトとガラスに対してこれまで実施されてきた 熱量測定の手法について簡単にまとめる.

シリケイトガラスやメルトの熱力学的性質に比べて, 鉱物端成分の熱力学的性質は比較的よく研究されてい る.そのため,任意の温度における Hiを求めるために, 結晶とガラスおよび結晶とメルトのエンタルピーの差 (Hig-Hig, Hig-Hig),さらにガラスとメルトそれぞれの比 熱(Cpi, Cpi)を得ることが,熱量測定実験の目的とな る.

4-1 落下法熱量測定 (Drop calorimetry)

落下法熱量測定は、装置上部の電気炉で加熱した温度 Tのメルトまたはガラス状態の試料を装置下部の室温に 近い状態 (278-298 K)の熱量計に落下急冷させることに より、温度 T と 278-298 K の状態のエンタルピーの差を 測定する.熱量計の放熱室は銅製で、多数の放熱フィン が水平に付いている円筒形チューブまたは放熱ブロック と検出器から構成され、放熱ブロックの温度を直接測定 する方法 (Southard, 1941; Proks et al., 1977a), 放熱室の 周囲に満たしたジフェニル・エーテルまたは氷を融解さ せ,その体積変化を読み取る方法 (Ginnings and Corruccini, 1947; Furukawa et al., 1956; Bacon, 1977; Carmichael et al., 1977; Richet et al., 1982; Cordfunke and Westrum, 1988), 放熱ブロックの周囲に満たした純 水の温度変化を読み取る方法 (Lee and Itagaki, 1986; Blachnik et al., 1996) がある. 検出器は自作製であるこ とが多い. 熱含量の補正は比熱が既知の固体物質の測定 実験に基づいて行われ,落下過程における熱の輻射や伝 導による損失は空の試料容器の測定実験の結果から求め る. 試料容器は直径と高さがそれぞれ 1-2 cm 程度の自 金ルツボであり,ケイ酸塩試料の場合 1-9 g 程度が 1 回 の実験に使用される.

仮に氷熱量計の検出器を用いた落下法熱量測定におい て、もしも液体状態にある試料が落下急冷の冷却速度 (~5 K/s) で完全に固体に相転移するならば、このとき 熱量計で検出される値は H_{22}^{sn} – H_{1}^{s} であり、固体と液体の エンタルピーの差が求まる。しかし、地質学的組成のケ イ酸塩試料は多くの場合落下急冷の冷却速度ではガラス 化するため、この場合は得られるエンタルピーの差は $H_{273}^{G(Tf_{1}-1)}$ – H_{1}^{s} となる。出発状態がガラスであり、 Tf_{2-1} 以 下の温度で構造緩和に必要な時間保持をした試料につい て落下法熱量測定により得られるエンタルピーの差は、 $H_{273}^{G(Tf_{2-1})}$ – $H_{T}^{G(Tf_{2-1})}$ – $H_{T}^{G(T$

地質学的試料を含む無機化合物に対する落下法熱量測 定実験は 1940 年代から 1960 年代にかけて米国内務省鉱 山局において集中的に実施され, CaTiSiO₅ (King et al., 1954), Mn₂SiO₄ (Mah, 1960), Fe₂SiO₄ (Orr, 1953), FeTiO₃ (Naylor and Cook, 1946) のような, 一般的な落 下急冷速度ではガラス化しない鉱物の融解熱とメルトの 比熱が比較的早期に報告された. その後, 多くの造岩鉱 物組成のガラスとメルトの比熱が落下法熱量測定により 測定された (例えば, Proks et al., 1977b; Carmichael et al., 1977; Adamkovicova et al., 1980; Stebbins et al., 1982, 1983, 1984; Richet and Bottinga, 1984a,b; Richet, 1987; Richet et al., 1991).

4-2 逆温度落下法熱量測定 (Transposed-temperaturedrop calorimetry)

逆温度落下法熱量測定では、熱量検出器が電気炉の中 心に設置されており、装置上部より常温(298K)の結晶 を、温度Tの電気炉内部に落下させて融解させ、それら のエンタルピーの差, H_{Sys}^{s} – H_{t}^{s} を測定する. 熱量検出器 は上部の試料室(直径1cm×高さ3cm程度)と下部の 参照室からなる. 両者の周囲は複数の熱電対が直列に接 続されてできたサーモパイルにより, 接点が両者に対し て交互になるように囲まれており, 試料投入前後のサー モパイルの熱起電力の変化を読み取ることで熱含量を得 る(Tamura et al., 1975; Gaune-Escard and Bros, 1974; Pool et al., 1979; Ziegler and Navrotsky, 1986). 学習院大 学理学部所有の逆温度落下法熱量測定装置である Setaram 社製 MHTC 装置を Fig. 2 に示す. アルミナ製 炉心管を隔てて内側に検出器, 外側に 1870 K まで加熱 可能なグラファイトヒーターが設置され, それぞれを独 立にガス置換が可能となっている(通常はAr 雰囲気). 実験は標準試料である Al_2O_3 と Pt カプセルに入れた未 知試料(30–100 mg)を交互に落下させることで行う.

逆温度落下法では一連の実験で複数個の未知試料と標 準試料を試料室内に落下させる必要があるために、1回 あたりの試料サイズが小さくなり、従って落下法に比較 して感度が劣るという欠点がある。しかし、固体と液体 のエンタルピーの差を直接測定可能であることが利点で ある。多成分系メルトのエンタルピー (Navrotsky *et al.*, 1989; Tarina *et al.*, 1994; Kojitani and Akaogi, 1995, 1997; Sugawara and Akaogi, 2004) や、CaMgSi₂O₆ (Ziegler and Navrotsky, 1986), Ni₂SiO₄ と Co₂SiO₄ (Sugawara and Akaogi, 2003a), Fe₂O₃ と NaFeSi₂O₆ の融解熱 (Sugawara and Akaogi, 2004) が逆温度落下法により測定されてい る.

4-3 溶解熱測定 (Solution calotimetry)

溶解熱測定法は溶媒に試料を溶かす際に発生する溶解 熱を測定する方法である. ケイ酸塩試料に対する溶解熱 測定としては、常温でHFとHNO3の水溶液を溶媒とし て用いる手法 (Proks et al., 1967; Robie and Hemingway, 1972)と,高温 (970-985 K) で 2PbO・B₂O₃ を溶媒とし て用いる手法 (Kleppa, 1972; Navrotsky, 1977; Akaogi, 1990; 糀谷・赤荻, 1994) がある. 前者では, 反応容器を 設置した銅製放熱室の周囲の水温変化を読み取ることで 溶解前後のエンタルピーの差を得るものであり、自作製 の熱量検出器が用いられている.後者(酸化物メルト溶 解熱測定, Oxide melt solution calotimetry) では, 熱的に 対称になるように並列に2つのセルがあり、一方に試料 と溶媒と反応容器、他方には溶媒と反応容器のみを設置 する. 電気炉の温度制御で生ずる熱起電力のゆらぎを相 殺するために、2つのセルは極性が逆になるようにして 直列に配置されたサーモパイルで囲まれており、試料の 溶解前後の温度差(熱起電力)の変化を読み取ることで 溶解熱を得る.1回の実験で溶解させる試料の量は溶媒



Fig. 2. The transposed-temperature drop calorimeter (a) and its detector (b). Samples are dropped from outside of the calorimeter at room temperature into the sample chamber at high temperature ($\sim 1800 \text{ K}$). In the calorimetric detector, the thermopile consists of 28 pairs of thermocouples connected in series. Junctions of thermocouples are arranged symmetrically and are placed alternately between the sample chamber and reference.

11gにつき 5-15 mg 程度である.酸化物メルト溶解熱測 定には自作製の装置の他,Setaram 社製カルベー型双子 高温微小熱量計が広く使用されている.

常温で溶解熱測定を行う場合,結晶とガラスのそれ ぞれについての溶解熱の差からガラス化のエンタル ピー, $\Delta H_{\text{tr}_{i,1}}^{\text{tr}_{i,1}} = (H_{\text{tr}}^{\text{st}} - H_{\text{tr}}^{s}) - (H_{\text{tr}}^{\text{st}} - H_{\text{tr}}^{G(\text{Tr}_{i-1})})が得られ$ る.また,鉱物の混合組成のガラスとそれを構成する端成分のガラスの溶解熱の差から,ガラスの過剰エンタル $ピー, <math>H_{\text{Ex.a}}^{G(\text{Tr}_{1-1})} = (H_{a,\text{T}}^{\text{st}} - H_{a,\text{T}}^{G(\text{Tr}_{1-1})}) - \sum_{i} (H_{\text{tr}}^{\text{st}} - H_{\text{tr}}^{G(\text{Tr}_{1-1})})が$ 得られる.酸化物メルト溶解熱測定では,実験温度がガ ラス転移の温度領域 ($\mathbf{T}_{1-i} \sim \mathbf{T}_{2-i}$)に近いために,ガラ スの溶解前に検出器を熱平衡に到達させるための保持時 間 (1.5-2.5 h) の間にガラスの構造緩和が生じ,仮想温度 が \mathbf{T}_{2-i} に変化する.従って,測定で得られる値はそれ ぞれ $\Delta H_{\text{Vicit}}^{\text{Tr}_{2-i}}$ となる.

溶解熱測定により鉱物の混合組成から成る多成分系シ リケイトガラスの過剰エンタルピー (Navrotsky et al., 1980, 1983, 1990; Hovis, 1984; Hervig and Navrotsky, 1984; Hervig et al., 1985) が, また溶解熱測定と落下法熱 量測定のデータを組み合わせることで, 鉱物の融解熱 (Proks et al., 1977b; Adamkovicova et al., 1980; Weill et al., 1980; Kosa et al., 1981; Zigo et al., 1987) およびメ ルトの過剰エンタルピー (Kosa et al., 1992; Adamkovicova et al., 1996) が報告されている.

4-4 示差走查熱測定 (Differential scanning calorimetry) 熱的に対称な位置になるように設置した2つのセルに 試料と基準物質を設置し、電気炉で加熱をするとそれ ぞれの物質の比熱に応じて温度勾配ができるため、1-10 K/min 程度の昇温速度で加熱しながら両者の温度差を 測定することで、熱容量の変化を求めることができる. これを熱流束示差走査熱測定(熱流束 DSC)と呼ぶ. 一 方,2つのセルの周囲に独立に加熱ヒーターが設置され, 両者の温度を等しく保つために必要な熱エネルギーの差 から熱含量の差を計る方法もあり、これは入力補償 DSC と呼ばれている(神本・高橋, 1986; 神戸・小澤, 1992). 試料 (50-150 mg) の熱容量と容器 (Au, Pt) の熱容量の 温度変化をそれぞれ独立に測定して両者の差を求め、さ らに標準試料 (Al₂O₃)を用いた実験結果で補正をするこ とにより比熱が得られる.一般的なケイ酸塩ガラスのガ ラス転移温度よりも 50-100K 上の温度 (~1000K) まで 測定可能な DSC が各種市販されており、ガラスの比熱 やガラス転移温度近傍のメルトとガラスの比熱の変化を 調べるために使用されている(例えば, Stebbins et al., 1984; Lange and Navrotsky, 1993; Toplis et al., 2001; Tangeman

and Lange, 1998, 2001; Roskosz et al., 2004).

逆温度落下法熱量測定に用いる装置においても、試料 をあらかじめ検出器に置いて連続または段階的に加熱を しながら熱起電力を測定することで、熱流束 DSC とし て使用することができ、1800K 程度までの測定が可能で ある. この方法により、メルトにおける Fe₂O₃の部分モ ル比熱 (Lange and Navrotsky, 1992)、CaMgSi₂O₆の融解 熱 (Lange et al., 1991)、及び部分融解をする多成分系メ ルトのエンタルピー変化 (Lange et al., 1994; DeYoreo et al., 1995; Sugawara and Akaogi, 2003b) が測定されて いる.

4-5 その他の方法

上記以外の方法でシリケイトメルトの熱力学量を測定 する手法のひとつとして、クヌーセンセル質量分析によ る活量測定がある.これはメルトと平衡にある成分の蒸 気圧を測定し、気相一液相間の平衡関係の解析からメル トにおけるその成分の活量(活動度)を求める手法であ り、NaとKを含む偽2成分系(Fraser and Bottinga, 1985; Fraser et al., 1985)およびそれらにSiO₂を加えた偽3成 分系(Rammensee and Fraser, 1987; Chastel et al., 1987) についての報告がある.ただしクヌーセンセル質量分析 では、測定対象となる成分の蒸気圧が十分に高い必要が あり、マグマ組成のシリケイトメルトの主成分元素を考 えると、NaとKを含む偽2成分系に限定されるため、 汎用的な手法ではない.

金属製錬の分野では、スラグ(主に CaO-MgO-Al₂) O₃-SiO₂系)における金属の飽和を熱力学的に定式化す る目的で, 金属ーシリケイトメルトの平衡関係の温度, 組成、酸素分圧依存性を実験的に決定し、それに基づい てスラグ中の酸化金属成分 (FeO, NiO, SiO₂)の活量を定 式化する手法が一般に行われている(例えば, Belton et al., 1973; Taniguchi et al., 1997; Matsuzaki et al., 1998; Pagador ・他, 1998; Morita et al., 2000). 同様な手法は マグマ組成のシリケイトメルトに対しても適用され、メ ルトにおける FeO, Fe₂O₃, NiO, CoO 等の部分モル過剰 エンタルピー(RTlnγ_i)の組成依存性が考察された (Doyle and Naldrett, 1986, 1987; Doyle, 1988; Holzheid et al., 1997; O'Neill and Eggins, 2002; Gaillard et al., 2003). ただしこの手法では、得られる Yi 値が Shixa をモデル化 する際の仮定に依存し、また得られる値が対象としてい る成分の部分モル過剰エンタルピーのみであるので、相 全体の過剰エンタルピー (H_k) に関しては定量的な値は 得られない.

- 5. シリケイトメルトの熱力学的諸量
- 5-1 シリケイトメルトとガラスの比熱
- 5-1-1 鉱物端成分組成のメルトとガラスの比熱

シリケイトガラスの比熱は材料科学における重要な研 究対象のひとつとして多くの測定結果が報告されてきた (例えば, Anderson, 1946; Egorov et al., 1972; Hirao and Soga, 1982). 地球科学の分野では, 1980 年代に P. Richet と J.F. Stebbins がそれぞれ独立に落下法熱量測定を行 い、主要造岩鉱物の端成分組成のメルトとガラスの比熱 を報告した (Stebbins et al., 1982, 1983, 1984; Stebbins and Carmichael, 1984; Richet et al., 1982, 1986; Richet and Bottinga, 1980, 1984a, b, 1985). Richet による比熱の 報告は先に出版されていた Stebbins のデータも含めて 総合的に解析と考察を行っており、また Stebbins による メルトの比熱データは各鉱物の融点付近の温度に限られ るのに対し, Richet による実験は融点付近からガラス転 移温度近傍に渡る広い温度範囲で行われ,落下急冷ガラ スの仮想温度を正確に求めている、という2つの理由に より、本稿では主に Richet による一連の報告に基づい て議論を進める.

Table 1 に造岩鉱物組成のガラスとメルトの比熱の温 度依存性の係数と仮想温度を示す. ガラスとメルトの比 熱はそれぞれ次式により計算される:

$$Cp_{i,T}^{G} = a_{i} + b_{i}T + c_{i}T^{-2} + d_{i}T^{-0.5}$$
(19a)

$$Cp_{i,T}^{L} = a_{i} + b_{i}T$$
(19b)

ここで,等積比熱 Cv と等圧比熱 Cp の間には次の関係 がある.

$$\mathbf{Cv} = \mathbf{Cp} - (\mathbf{TV}\alpha^2) / \beta_{\mathrm{T}}$$
(20)

ここで α は等圧熱膨張率, β_T は等温圧縮率を表す. Fig. 3 に単位原子数 (gram-atom) あたりのガラスとメルトの 等圧比熱の温度変化を示した. シリケイトガラスでは Cv と Cp の違いは普通 1% 以下である (Richet and Bottinga, 1980). ガラスの比熱は 3R に近づくとガラス 転移を生じて過冷却メルトとなり, 結晶の等積比熱が高 温で 3R に近づく Dulong-Petit 則に類似した特徴が観察 される (Haggerty *et al.*, 1968; Richet and Bottinga, 1986; Martens *et al.*, 1987).

ガラスの比熱が温度の増加でゆるやかに増加するのに 対し、メルトの比熱は温度によらずほぼ一定であること は、前者が原子の熱振動に由来することに対し、後者は 主に原子の配置状態で決まることによる。ガラス転移温 度における配置比熱 ($Cp_{conf,i,Tf_i} = Cp_{i,Tf_i}^{1} - Cp_{i,Tf_i}^{0}$)に 着目すると、一般に重合度の低い組成(例えば Di, An)

Cp(Glass) = a + bT +PhaseAbbreviationFormulaa $10^{3} \cdot b$ AcmiteAcNaFeSi ₂ O ₆ 357.467 -2.3435 AkermaniteAkNaAlSi ₃ O ₆ 379.422 26.966 AlbiteAbNaAlSi ₃ O ₈ 501.620 -75.480 AnorthiteAnCaAl ₃ Si ₂ O ₈ 501.620 -23.118 CordieriteCdMg ₂ AlASi ₃ O ₁₀ 582.082 143.690 DiopsideDiCaAl ₃ Si ₂ O ₈ 501.620 -21.760 FayaliteEnMgSiO ₃ 219.260 -21.760 FayaliteFaFe ₂ SiO ₄ 190.740 66.253 ForsteriteFoMgSiO ₃ 219.260 21.663 GehleniteGeCa ₃ Al ₂ SiO ₁₂ 381.009 20.684 GrossularGrCa ₃ Al ₂ SiO ₁₂ 381.009 20.684 JadeiteJdNaAlSi ₂ O ₆ 210.506 11.663 MerviniteMwCa ₃ Al ₂ Si ₃ O ₁₂ 317.074 43.199 SanidineSaKAlSi ₃ O ₆ 513.773 71.191 PyropePyPy 513.773 71.191	$ass) = a + bT + c/T^2 + d/T^{0.5}$					Heat capa	acity of liquid		
Phase Abbreviation Formula a $10^{2} \cdot b$ Acmite Ac NaFeSi ₂ O ₆ 357.467 -2.3435 Acmite Ak Ca ₃ MgSi ₂ O ₆ 357.467 -2.3435 Albite Ab NaAlSi ₃ O ₈ 616.320 -75.480 Anorthite Ab NaAlSi ₃ O ₈ 616.320 -75.480 Anorthite An CaAl ₃ Si ₂ O ₈ 501.620 -23.118 Cordierite Cd MgSAl ₄ Si ₅ O ₁₀ 582.082 143.690 Diopside Di CaAl ₃ Si ₅ O ₁₀ 582.082 143.690 Diopside Di MgSIO ₃ 219.260 -21.760 Fayalite Fa Fe ₂ SiO ₄ 190.740 66.253 Gehlenite Ge Ca ₂ Al ₂ SiO ₁₂ 790.629 -57.803 Jadeite Jd NaAlSi ₂ O ₆ 20.634 -51.7803 Gehlenite Ge Ca ₂ Al ₂ Si ₃ O ₁₂ 790.629 -57.803 Jadeite Jd NaAlSi ₂ O ₆ <		(J/K mol)				Cp(Liquid)	= a + bT (J/K mo	(]	
AcmiteAcNaFeSi ₂ O ₆ 357.467 -2.3435 AkermaniteAkCa ₃ MgSi ₂ O ₆ 379.422 26.966 AlbiteAbNaAlSi ₃ O ₈ 616.320 -75.480 AnorthiteAnCaAl ₃ Si ₂ O ₈ 501.620 -75.480 AnorthiteAnCaAl ₃ Si ₂ O ₆ 501.620 -23.118 CordieriteCdMg ₂ Al ₄ Si ₅ O ₁₀ 582.082 143.690 DiopsideDiCaMgSi ₂ O ₆ 500.121 60.332 EnstatiteEnMgSiO ₃ 219.260 -21.760 FayaliteFaFe ₂ SiO ₄ 219.260 -21.760 FayaliteFaMgSiO ₃ 219.260 -21.760 FayaliteFaKaJ ₂ SiO ₄ 220.608 11.663 GehleniteGeCa ₂ Al ₂ SiO ₄ 220.608 11.663 GrossularGrCa ₂ Al ₂ SiO ₄ 220.608 11.663 JadeiteJdNaAlSi ₂ O ₆ 311.009 20.684 MerwiniteMwCa ₂ Al ₂ Si ₃ O ₁₂ 317.074 43.199 SanidineSaKAlSi ₃ O ₆ 513.773 71.191 PyropePyPyropePy 513.773 71.191	10 ³ ·b 10 ⁻⁵ ·c	d AT (K) ^a	Reference ^b	Tf ₁ (K) ^c	Reference ^b	a	10 ³ · b) * Refe	rence ^b
AkermaniteAkCa ₃ MgSi ₂ O ₇ 379,42226.966AlbiteAbNaAlSi ₃ O ₈ 616.320-75.480AnorthiteAnCaAl ₂ Si ₂ O ₈ 501.620-23.118CordieriteCdMg ₂ Al ₃ Si ₃ O ₁₀ 582.082143.690DiopsideDiCaMgSi ₂ O ₆ 582.082143.690DiopsideDiCaMgSi ₂ O ₆ 582.082143.690FayaliteEnMgSiO ₃ 219.260-21.760FayaliteFaFe ₂ SiO ₄ 190.74066.253GehleniteGeCa ₂ Al ₂ SiO ₄ 190.74066.253GehleniteGeCa ₂ Al ₂ SiO ₄ 220.60811.663GehleniteGeCa ₂ Al ₂ SiO ₄ 206.2257.803JadeiteJdNaAlSi ₂ O ₆ 317.07443.199SandineSaKAlSi ₃ O ₈ 513.77371.191PyropePyMg ₂ Al ₂ Si ₃ O ₁₂ 513.77371.191	467 -2.3435 -12.7146	-2927.8	(1)						
AlbiteAbNaAlSi $_{3}$ O_{8}616.320-75.480AnorthiteAnCad $_{3}$ Si $_{3}$ O_{8}501.620-23.118CordieriteCdMg_{3}Al_{3}Si_{9}O_{8}501.620-23.118CordieriteCdMgSNI $_{3}$ O_{10}582.082143.690DiopsideDiCaMgSi $_{3}$ O_{6}200.12160.332EnstatiteEnMgSNO $_{3}$ 219.260-21.760FayaliteFaFe ₅ SiO ₄ 190.74066.253ForsteriteFoMg ₂ SiO ₄ 220.60811.663GehleniteGeCa ₂ Al ₂ SiO ₁₂ 790.629-57.803JadeiteJdNaAlSi $_{2}$ O_{6}211.56020.684MerwiniteMwCa ₃ MgSi $_{2}$ O_{8}311.00920.684MerwiniteNwCa ₃ MgSi $_{2}$ O_{8}418.58145.616NephelineNeNaAlSi $_{3}$ O ₆ 317.074-43.199SanidineSaKAlSi $_{3}$ O ₁₂ 513.77371.191PyropePyMg_{3}Al_{3}Si_{3}O_{12}513.77371.191	422 26.966 -7.701	-2927.8	(<u>-</u>)	1037	(6)	430 °	0	(12	(13)
AnorthiteAnCaAl $_5Si_0A_8$ 501.620-23.118CordieriteCdM $_{25}Al_4Si_5O_{10}$ 582.082143.690DiopsideDiCaM $_8Si_5O_6$ 200.12160.332EnstatiteEnM $_8SiO_3$ 219.260-21.760FayaliteFaFe $_5SiO_4$ 190.74066.253ForsteriteFoM $_8SiO_4$ 220.60811.663GehleniteGeC $a_3Al_5SiO_4$ 220.60811.663JadeiteJdNaAlSi $_5O_6$ 381.00920.684MerviniteMwC $a_3Al_5SiO_3$ 317.00920.684MerviniteMwC $a_3MSSi_2O_8$ 418.58145.616NephelineNeNaAlSi $_5O_6$ 317.074-43.199SanidineSaKAlSi $_5O_{12}$ 513.77371.191PyropePyM $_8Al_5Si_5O_{12}$ 513.77371.191	320 -75.480 24.641	-7117 270-1141	(2)	1096	(2)	300.67	42.62 1120-1	161	(2)
CordieriteCd $Mg_{z}Al_{s}Si_{0}O_{10}$ 582.082143.690DiopsideDiCaMgSi_{0}O_{1}O_{1}O_{1}O_{1}O_{1}O_{1}O_{1}O_{1	520 -23.118 2.814	-4957.8 270-1133	(3)	1160	(3)	400.772	20.243 1169-1	859	(3)
DiopsideDiCaMgSi $_{2}O_{6}$ 200.12160.332EnstatiteEnMgSiO_{3}219.260-21.760FayaliteFaFe $_{2}SiO_{4}$ 190.74066.253ForsteriteFoMgSSiO_{4}220.60811.663GehleniteGeCa $_{2}AI_{2}SiO_{4}$ 381.00920.684GrossularGrCa $_{2}AI_{2}Si_{3}O_{12}$ 790.629-57.803JadeiteJdNaAISi $_{2}O_{6}$ 261.5800MerwiniteMwCa $_{3}MgSi_{2}O_{6}$ 418.58145.616NephelineNeNaAISi $_{3}O_{6}$ 501.280-82.255SanidineSaKAISi $_{3}O_{12}$ 513.77371.191PyropePyPyropePy71.31	382 143.690 -145.840	0 862-1081	(3)	1118	(3)	874.406	47.168 1135-1	852	(3)
EnstatiteEnMgSiO ₃ 219.260-21.760FayaliteFaFe_sSiO_4190.74066.253ForsteriteFoMg_sSiO_4190.74066.253ForsteriteFoMg_sSiO_3381.00920.684GehleniteGeCa_AI_5SiO_7381.00920.684GrossularGrCa_AI_5SiO_6381.00920.684JadeiteJdNaAISi_JO_6261.5800MerwiniteMwCa_MgSi_2O_8418.58145.616NephelineNeNaAISi_O_6317.074-43.199SanidineSaKAISi_O_6513.77371.191PyropePyMg_SAI_SSi_O_1513.77371.191	121 60.332 -45.470	0 373-991	(3)	1005	(3)	334	0 1019-1	811 ((14)
FayaliteFa $Fe_{2}SiO_{4}$ 190.740 66.253 ForsteriteFo $Mg_{2}SiO_{4}$ 190.740 66.253 GehleniteGe $Za_{2}Al_{2}SiO_{4}$ 381.009 20.684 GrossularGr $Ca_{2}Al_{2}SiO_{12}$ 790.629 57.803 JadeiteJdNaAlSi $_{2}O_{6}$ 261.580 0 MerwiniteMw $Ca_{3}MgSi_{2}O_{8}$ 418.581 45.616 NephelineNeNaAlSi $_{3}O_{6}$ 317.074 43.199 SanidineSa $KAlSi_{3}O_{6}$ 513.773 71.191	260 -21.760 3.770	-2330	(1)	1056	(10)	167.15	0	-	(4)
ForsteriteFo $M_{g.}SiO_4$ 220.60811.663GehleniteGe $Ca_2Al_3SiO_4$ 381.00920.684GrossularGr $Ca_3Al_2Si_3O_{12}$ 790.629-57.803JadeiteJdNaAlSi_ O_6 261.5800MerwiniteMw $Ca_3MgSi_2O_8$ 418.58145.616NephelineNeNaAlSi_ O_6 317.074-43.199SanidineSaKAlSi_ O_6 513.77371.191PyropePy $Mg_3Al_3Si_3O_{12}$ 513.77371.191	740 66.253 4.289	-1463.9	(]			240.7	0 1490-1	800 ((15)
Gehlenite Ge $Ca_2Al_2SiO_7$ 381.009 20.684 Grossular Gr $Ca_2Al_2Si_3O_{12}$ 381.009 20.684 Grossular Gr $Ga_3Al_2Si_3O_{12}$ 381.009 20.684 Grossular Gr $Ga_3Al_2Si_3O_{12}$ 790.629 -57.803 Jadeite Jd NaAlSi_2O_6 261.580 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 <th< td=""><td>508 11.663 -22.247</td><td>-1463.9</td><td>(<u>-</u>)</td><td>^۵066</td><td>(11)</td><td>252.93</td><td>0</td><td>Ŭ</td><td>(13)</td></th<>	508 11.663 -22.247	-1463.9	(<u>-</u>)	^۵ 066	(11)	252.93	0	Ŭ	(13)
GrossularGr $Ca_3Al_5Si_3O_{12}$ 790.629-57.803JadeiteJdNaAlSi_2O_6261.5800MerwiniteMw $Ca_3MgSi_2O_8$ 418.58145.616NephelineNeNaAlSiO_4317.074-43.199SanidineSaKAlSi_3O_8620.280-82.255PyropePy $Mg_3Al_2Si_3O_{12}$ 513.77371.191	009 20.684 -12.203	-2833.9	(])	1133	(6)	518.2	0 1873-1	948 ((16)
Jadeite Jd NaAlSi $_2O_6$ 261.580 0 Merwinite Mw C $a_3MgSi_2O_8$ 418.581 45.616 Nepheline Ne NaAlSiO_4 317.074 -43.199 Sanidine Sa KAlSi $_3O_8$ 620.280 -82.255 Pyrope Py Mg $_3Al_2Si_3O_{12}$ 513.773 71.191	529 -57.803 -1.121	-7478.1 867-1080	(4)	1085	(4)	669.39	0 1115-1	820	(4)
Merwinite Mw Ca ₃ MgSi ₂ O ₈ 418.581 45.616 Nepheline Ne NaAlSiO ₄ 317.074 -43.199 Sanidine Sa KAlSi ₃ O ₈ 620.280 -82.255 Pyrope Py Mg ₃ Al ₂ Si ₃ O ₁₂ 513.773 71.191	580 0 -112.730	0 903-1127	(2)	1130	(2)	242.77	31.344 1127-1	810	(2)
Nepheline Ne NaAlSiO ₄ 317.074 -43.199 Sanidine Sa KAlSi ₃ O ₈ 620.280 -82.255 Pyrope Py Mg ₃ Al ₂ Si ₃ O ₁₂ 513.773 71.191	581 45.616 -9.224	-2927.8	Ξ			506.67	0.00	Ŭ	(13)
Sanidine Sa KAlSi ₃ O ₈ 620.280 -82.255 Pyrope Py Mg ₃ Al ₂ Si ₃ O ₁₂ 513.773 71.191	074 -43.199 4.163	-3244.4 272-1033	(5)	066	(5)	172.283	25.941 1006-1	863	(5)
Pyrope Py Mg,Al ₂ Si ₃ O ₁₂ 513.773 71.191	280 -82.255 26.793	-7193.3 270-1192	(5)	1221	(5)	261.84	61.872 1006-1	863	(2)
	773 71.191 -58.566	-2439 340-990	(9)	1069	(3)	630	35 1083-1	863	(9)
Quartz Qz SiO ₂ 127.200 -10.777	200 -10.777 4.313	-1463.8 270-1607	6	1480	6	81.37	0 1607-1	882	6
Wollastonite Wo CaSiO ₃ 96.892 34.246	392 34.246 -18.042	0 373-1064	(8)	1065	(8)	167.43	0 1064-1	870	(3)
^a Temperature interval of the experimental data $^{b}(1)$ calculated from partial molar Cp of Richet (1987): (2). Richet ar); (2). Richet and Bottinga	(1984a): (3). Richet an	d Bottinga (19	84b): (4).	Neuville and	Richet (199	01): (5). Richet et	al. (1990).	•

菅原 透

Table 1. Abbreviations, chemical formulae and heat capacities of glass and liquid.

(6), Tequi et al. (1991); (7), Richet et al. (1982); (8), Richet et al. (1991); (9), Orsini et al. (1975); (10), Courtial and Richet (1993); (11) Richet et al. (1993a);

(12), Adamkovicova et al. (1996); (13), calculated from partial molar Cp of Richet and Bottinga (1985); (14), Lange et al. (1991); (15), Orr (1953); (16), Zigo et al. (1987)

^e Calorimetric fictive temperatures

^d Estimated from viscometric fictive temperatures in the system MgO-Al₂O₃-SiO₂

* Average of (12) and (13)

112

は、重合度の高い組成(例えば Qz, Ab) に比較して Cp c_{onf,i,Tf_1} が大きい (Fig. 3). Cp c_{onf,i,Tf_1} は後述する融解エ ンタルピーと相関があり、メルト状態の原子配置の無秩 序度を表している (5-2-2 結晶の融解エンタルピー及び エントロピーを参照).

5-1-2 多成分系シリケイトメルトとガラスの比熱

Richet (1987) はそれまでにガラス工学の分野で報告 されてきた多数のシリケイトガラスの比熱のデータをま とめ、彼自身が行った鉱物組成ガラスの比熱データと組 み合わせることで、270~1000 K 程度まで適用可能な、 多成分系シリケイトガラスの部分モル比熱を求めた. 部 分モル比熱の係数と以下の式から、任意の組成のシリケ



Fig. 3. Heat capacity of CaSiO₃ (Wo), CaMgSi₂O₆ (Di), CaAl₂Si₂O₈ (An), NaAlSiO₄ (Ne), NaAlSi₂O₆ (Jd), NaAlSi₃O₈ (Ab), KAlSi₃O₈ (Sa) and SiO₂ (Qz) glasses and liquids. Data from Richet and Bottinga (1984a, b) and Richet *et al.* (1982, 1990, 1991).

イトガラスの比熱を計算することができる:

$$Cp_{\alpha,T}^{G} = \sum_{i} X_{i}(a_{i} + b_{i}T + c_{i}T^{-2} + d_{i}T^{-0.5})$$
(21)

また Richet *et al.* (1993b) は、0K におけるガラスの配置 エントロピー (残余エントロピー)を求める目的で、5~ 300 K の範囲において Jd, En, Gr ガラスの比熱を測定 し. それまでのデータと組み合わせて 0K と 298 K のエ ントロピーの差 ($S_{1,298}^{G} - S_{1,0}^{G}$)の部分モル量を報告してい る. 式 (21)の係数および $S_{1,298}^{G} - S_{1,0}^{G}$ の部分モル量を Table 2 に示す.

多成分系シリケイトメルトの比熱は 1970 年代中頃ま で測定例が無かったが、Carmichael et al. (1977), Stebbins et al. (1982, 1983, 1984) が落下法熱量測定により天然組 成および An-Ab-Di 系メルトの比熱を測定した. これら のデータは鉱物組成メルトの比熱と組み合わせて解析が 行われ、多成分系シリケイトメルトの部分モル比熱が初 めて報告された (Stebbins et al., 1984). その後, Lange and Navrotsky (1992) は熱流束 DSC により Na₂O-FeO-Fe₂O₃-SiO₂系, CaO-FeO-Fe₂O₃-SiO₂系および天然組成 のメルトの比熱測定を行い、既報のデータと組み合わせ てメルトの部分モル比熱を再決定した.一方, Richet and Bottinga (1985) は落下法熱量測定によるデータと既 報文献に基づいて SiO2-Na2 O-Li2 O-CaO-MgO-SrO 系メ ルトの比熱をまとめ、Al₂O₃を含まないメルトに限り適 用できる部分モル比熱を報告した. また Courtial and Richet (1993) は MgO-Al₂O₃-SiO₂系で落下法熱量測定を 行い, この系で適用できる Al₂O₃の部分モル比熱を報告 している. これらの値についても Table 2 にまとめた. 部分モル比熱を用いて多成分系シリケイトメルトの比熱 は次式より計算される:

$$\mathbf{C}\mathbf{p}_{\alpha,\,\mathrm{T}}^{\mathrm{L}} = \sum_{i} \mathbf{X}_{i} \mathbf{C}\mathbf{p}_{i}^{\mathrm{L}} \tag{22}$$

Table 2. Partial molar quantities of S298-S0 of glass and heat capacities of glass and liquid.

								Doutiol mod		in all and (I/V after)
	S_{298} - S_0 of glass *	Partial m	iolar heat c	apacity of	glass " (J/	K gfw)		Partial mol	ai neat capac	ity of liquid (J/K gfw)
i	(J/K gfw)	a,	10 ³ · b,	10 ^{.5} · c,	d,	ΔT (K) °	$\Delta x \pmod{\%}$	Lange and Nav	rotsky (1992)	Richet and Bottinga (1985)
SiO ₂	43.4	127.200	-10.777	4.313	-1463.9	270-1600	33-100	82.6	(±1.2)	81.37
TiO ₂		64.111	22.590	-23.020	0.0	300-800	0-17	109.2	(±8.9)	75.21
Al ₂ O ₃	69.1	175.491	-5.839	-13.470	-1370.0	270-1190	0-33	170.3	(±5.1)	130.2 + 0.0357 T(K)*
Fe ₂ O ₃		135.250	12.311	-39.098	0.0	300-800	0-13	240.9	(±7.9)	199.7
FeO	56.1	31.770	38.515	-0.012	0.0	300-800	0-40	78.8	(±4.6)	78.94
MgO	30.7	46.704	11.220	-13.280	0.0	270-1080	0-50	94.2	(±4.3)	85.78
CaO	42.8	39.159	18.650	-1.523	0.0	270-1130	0-50	89.8	(±3.1)	86.05
Na ₂ O	85°, 96.7°	70.884	26.110	-3.582	0.0	270-1170	0-33	97.6	(± 3.1)	100.6
K-O	108°, 119,1ª	84.323	0.731	-8.298	0.0	270-1190	0-17	98.5	(± 5.5)	

"Richet et al. (1993b)

^b Richet (1987)

^e Value for binary M2O-SiO2 composition

^dValue for SiO₂-M_nAlO₂ glasses

'Temperature interval of the experimental data

'Range of mole fractions of the experimental data

⁸ Value for MgO-Al₂O₃-SiO₂ liquid (Courtial and Richet, 1993)

Fig. 4 は An-Ab 系, An-Di 系および Ab-Di 系のメル トとガラス(873 Kの値)の比熱について、実測値 (Richet and Bottinga, 1984a, b; Stebbins et al., 1983, 1984) と部分モル比熱 (Richet, 1987; Lange and Navrotsky, 1992) を用いた計算値を示す。ガラスの比熱は組成に対して線 形的に変化し、部分モル比熱から求めた値は実測値とよ く一致している.一方,部分モル比熱から求めたメルト の比熱は実測値とは完全には一致せず、実測値の組成変 化に対する平均的な値を示す.また Table 1 に示すよう に、Richet らは Al₂O₃を含む鉱物組成メルトの比熱は温 度に依存することを報告しているが, Lange and Navrotsky (1992) は部分モル比熱の温度変化を考慮して いない. 従って, Lange and Navrotsky (1992) が報告し た部分モル比熱は、多成分系シリケイトメルトのおよそ の比熱を求める目的では有効であるものの、計算値には 実験誤差以上の予測誤差が伴うものと考えられる.

Fig. 4の中でもうひとつ注目すべき点は, Ab-Di 系メルトが正の過剰比熱を示すことである. この系の比熱は次のように近似できる:

$$Cp_{Ab-Di}^{L} = X_{Ab}Cp_{Ab}^{L} + X_{Di}Cp_{Di}^{L} - 98.4X_{Di}X_{Ab}^{2} + 332.6X_{Ab}X_{Di}^{2}$$
(23)

過剰比熱を示す他の例としては、この他に SiO₂-K₂O 系 メルトが負の過剰比熱を示すことが知られている (Richet and Bottinga, 1985). 過剰比熱は、式 (13) および (18) に示すように、メルトの H^L_{kxa}と部分モル過剰ギブ ス自由エネルギー (RTln γ_i)の温度変化の原因となるた めに重要であるが、これまでのところ An-Ab-Di 系以外 の鉱物混合組成の系では比熱の組成変化が調べられてい ない. 正の過剰比熱の存在は正の H^L_{kxa}と関連があり、そ の意味については「5-3-3 鉱物混合組成メルトの過剰 エンタルピー」にて議論する.

5-2 結晶の融解熱

結晶の融解エンタルピー (ΔH_{Tm}) はメルトのエンタ ルピーの絶対値を求める上で不可欠な熱力学量であると 同時に、多成分系メルトの過剰エンタルピーを定義する



Fig. 4. Compositional variations of heat capacities of An-Di, An-Ab and Ab-Di liquids at 1773 K and glasses at 873 K.



Fig. 5. Experimental data of relative enthalpies (H_{T}^{s} - H_{298}^{s} , j=L, S or G) of CaMgSi₂O₆ liquid, supercooled liquid, glass and diopisde. Enthalpies of glasses were calculated using enthalpy of vitrification reported by Weill *et al.* (1980). Solid line represents relative enthalpy of diopside calculated from formulation of heat capacity by Richet and Fiquet (1991). Dotted lines are enthalpies of liquid and glass calculated from heat capacity by Lange and Navrotsky (1992) and partial molar heat capacity by Richet (1987), respectively.

際の端成分の基準でもあるため、その値を正確に求める ことはマグマのエンタルピーの定量化においてとても重 要である.ここではまず、造岩鉱物の中で融解熱が最も 詳しく調べられている Diopside についてレビューを行 い、次に、これまでに知られているすべての鉱物の融解 熱の値をまとめ、その大きさの一般的傾向を議論する.

5-2-1 Diopside の融解エンタルピー

これまでに測定されてきた Diopside の結晶, ガラス, メルトのエンタルピーを Fig. 5 に示し, 融点 1665K に おける融解エンタルピー (ΔH_{loss}^{D})の値を Table 3 にまと めた.

Diopside の Δ H^{Phos}_{Los}の最初の報告は Ferrier (1968) によ る. 彼は 353 K から 1885 K の温度範囲に渡り落下法熱 量測定を行い、メルトと結晶のエンタルピーの差を求 め、 Δ H^{Phos}_{Los}=128.5±3.3 kJ/mol を得た(一般には落下に よりガラス化する Diopside を結晶化させることができ た理由は、1回あたりの落下試料の量が多く、熱量計内 で徐冷され急冷結晶が成長したためと思われる).しか し、Ferrier (1968)の実験では落下生成物が Di 結晶とガ ラスまたは Wo との混合物であり、 Δ H^{Phos}_{Los}を過小見積も りしていた可能性があることが、その後指摘されている

Table 3. Enthapy of fusion of diopside (kJ/mol) at melting point, 1665 K.

References	ΔH_{Tm}
Ferrier (1968)	128.5±3.3
Weill et al. (1980)	142.7
Stebbins et al. (1983)	138.1±2.1
Richet and Bottinga (1984b)	137.7±2.0
Ziegler and Navrotsky (1986)	138.5
Lange et al. (1991)	137.7

(Stebbins et al., 1983; Richet and Bottinga, 1984b; Lange et al. 1991).

Weill *et al.* (1980) は 985 K で酸化物メルト溶解熱測定 を行い, Diopside のガラス化エンタルピーを求めた. ($\Delta H_{Vit, Di, 985}^{Th} = 85.6 \pm 1.7 \text{ kJ/mol}$). この値と Kelley (1960) による Cp⁶_b と Cp⁵_b, Ferrier (1968) と Carmichael *et al.*, (1977) による Cp⁵_b 及び熱膨張測定によるガラス転移温 度 (Tf_{2-Di}=1026, Briggs, 1975) を用い, 式 (4b) により $\Delta H_{Dis}^{Pis} = 142.7 \text{ kJ/mol}$ を得た.

その後, Weill et al. (1980) の方法では溶解熱測定にお けるガラス試料の構造緩和エンタルピー (Δh^{Tf1} + ^{Tf2} , 式 10a) が考慮されていなかったために、これを補正するこ とが議論となった. Stebbins et al. (1983) は逆温度落下 法により 298→985 K のガラスのエンタルピー変化を同 一のガラスについて2回の測定し(1回目は落下急冷合 成ガラス,2回目は985Kで数時間保持したガラス),そ の差から $\Delta h_{D_1}^{T_{1-i}-Tf_{2-i}} = 4.7 \pm 1.5 \text{ kJ/mol}(Tf_{1-D_i} = 1026 \text{ K},$ Tf_{2-Di}=985K)を得た. この値と彼らが新たに落下法熱 量測定により求めた Cpb = 353 kJ/mol を用いることによ り、 $\Delta H_{1665}^{Di} = 138.1 \pm 2.1 \text{ kJ/mol}$ と報告した.一方, Richet and Bottinga (1984b) は仮想温度の時間変化の温度依存 性の理論式に基づいて、Tf_{2 Di}=985Kと推定した.彼ら は落下法熱量測定により求めた Cpb = 334 kJ/mol と Tf_{1-Di} = 1005 K を用い,式 (4b) と (10a) から Δ H^{Di}₁₆₆₅ = 137.7±2.0 kJ/mol とした.

1980年代中頃までは、逆温度落下法熱量測定は酸化物 メルト熱量測定に用いる検出器を代用していたため、 1000K程度までの実験に限られていた.しかしその後、 より高温で直接測定可能な検出器が開発され、Ziegler and Navrotsky (1986) はケイ酸塩試料に対する高温での 逆温度落下法熱量測定を初めて行った.彼らは1574 K から1766Kにかけて Diopside の固相と液相のエンタル ピーの差を直接測定し、 $\Delta H_{MS}^{Pos}=138.5 \text{ kJ/mol}$ を得た. この値は Stebbins *et al.* (1983) 及び Richet and Bottinga (1984b) によるそれまでの値とよく合っており、ガラス 転移エンタルピーと Δ h語¹⁵の補正に基づいてメルト

のエンタルピーを推定するという方法の正当性が確認さ れた.

その後, Lange *et al.* (1991) は Ziegler and Navrotsky (1986) が用いたものと同じ検出器を用い, 1403 K から 1762 K にかけて段階加熱による DSC 測定を行った. こ の実験では Diopside の融解の間のエンタルピー変化に ついての高精度のデータを得ることができ, Diopside が 1606 K で非調和融解を開始し, 1650 K にかけて全体の 20% が融解し, 残りの 80% はその後の 15 K で完全に融 解することが観察された. さらに, 融解エンタルピーに 関しても, 従来の研究と整合的な値 (Δ H^{DDAS} = 137.7 kJ/ mol) が得られた.

5-2-2 結晶の融解エンタルピー及びエントロピー

Diopside のように逆温度落下法や DSC などの直接熱 量測定で融解熱が精密決定されている例はむしろ少な く, ほとんどの鉱物の ΔH_{Tm} は, 溶解熱測定によるガラ ス転移エンタルピーと落下法熱量測定によるガラスとメ ルトのエンタルピーの差(または比熱)を用いて間接的 に決定されている. Richet and Bottinga (1984a, b) は, 多 数のケイ酸塩鉱物に対して、上記の Di で行った方法と 同様な方法で、Δh^{Tf1-i-Tf2-i}の補正と融解熱の再決定を 行っており、また Richet and Bottinga (1986) ではそれら をレビューするとともに一覧表にまとめている.本稿で は、1980年代後半以降に報告されたデータ(主に固相の 比熱、ガラス化のエンタルピー)を用いて結晶の融解熱 についての再計算を行った(詳細は付録 A1 に記す).こ れらの値とその後に報告された値も含め、鉱物及びケイ 酸塩化合物の $\Delta H_{Tm} \ge \Delta S_{Tm}$ (= $\Delta H_{Tm}/Tm$) の値を Table 4にまとめた.

金属単体 (例えば, Na, K, Cu, Ag, Mg, Zn)の場合, ΔS_{Tm} は 7.1~10.5 J/K-mol であり (Kubaschewski and Alcock, 1979),種類によらず R に近いほぼ一定の値を示 す. この経験則は ΔH_{Tm} が未知の金属や酸化物について その値を ΔS_{Tm} と融点から推定するためにしばしば用い られており、Richardsの法則として知られている.これ に対し、ケイ酸塩鉱物と化合物の ΔS_{Tm} (J/K-g atom,単 位原子数あたりの融解エントロピー)は一般に 1.5 から 16 程度の大きさを示し、金属よりも顕著に大きな組成変 化を有する.このためケイ酸塩鉱物では Richardsの法則 による ΔH_{Tm} の予測は適用できない.これらの ΔS_{Tm} がど のような規則性で決まるのかを考察する.

これまでに知られている最も大きな ΔS_{Tm} を示すケイ酸塩鉱物は Ni₂SiO₄ である ($\Delta S_{1025}^{Ni_{2}SiO_4} = 16.4 J/K$ -g atom). Ni₂SiO₄ は非調和融解をするために融点 (1923 K) は相平 衡関係からの推定値 (Hirschmann and Ghiorso, 1994) で あり、大きな ΔS_{Tm} は逆温度落下法熱量測定で得られた 大きな ΔH_{Tm} に関係している. Ni₂SiO₄の ΔH_{Tm} は他のカ ンラン石端成分のそれと比較して約2倍の大きさを示す (Table 4). これは、カンラン石構造では他の遷移金属と 比較して6配位の Ni²⁺が特に大きな結晶場安定化エネ ルギーを有し、融解によってそれが解放されるためであ ると解釈されている (Sugawara and Akaogi, 2003a). カ ンラン石ーメルト間の顕著に大きな Ni 分配係数と Ni-Mg 交換分配係数の組成依存性 (例えば、Takahashi, 1978; Hart and Davis, 1978; Beattie *et al.*, 1991)は、Ni₂SiO₄の 大きな ΔH_{Tm} によって合理的に説明できる (Sugawara and Akaogi, 2003a).

Fig. 6に Table 1に比熱データを示した鉱物および Na₂Si₂O₅ と K₂Si₂O₅ (Richet and Bottinga, 1985) につい てのメルトの比熱,配置比熱 (それぞれガラス転移温度 での値, Cp^L_{conf.T}=Cp^L-3R) と Δ S_{Tm}の関係を示す. Δ S_{Tm} は Cp^L の増加により増加し,Cp^L_{conf.T} と類似した値をも つ.このことは,融解エントロピーが,その成分が融解 する際の原子の配置状態の無秩序度と関連していること を示唆する.

結晶構造の類似する成分についてそれぞれの融解エン トロピーの値を比較することで、その大きさの規則性や メルトの構造を概観することができる。例えば輝石類の ΔS_{Tm} は、En, Wo, Di については 6.3-8.3 J/K-g atom で あるのに対し、Jd と Ac の ΔS_{Tm} はそれぞれ 5.3 及び 5.1 J/K-g atom と顕著に小さい、Jd と Ac がほぼ等しいを 有することから、それぞれのメルト構造の類似性が示唆 され、NaFeSi₂O₆ メルトにおいて Fe³⁺ が Al³⁺ と同様に 4 配位を占めていることが想像される。長石類の ΔS_{Tm} は An が 6.2 J/K-g atom であるのに対し、Ab, Sa, Ne の ΔS_{Tm} はそれよりも小さな 2.9-3.9 J/K-g atom である。 すべての鉱物の中では SiO₂ が最も小さな ΔS_{Tm} がメル トの重合度あるいは SiO₂ 量と関係していることがわか る.

ここで二通りの SiO₂ モル分率の計算方法を試してみ よう. ひとつはすべての成分がメルトにおいて独立した 酸化物 (SiO₂, TiO₂, Al₂O₃, MgO, CaO, Na₂O···) として 振る舞うと仮定したモル分率である (model-1). もうひ とつは Al が Ca²⁺, Na⁺, K⁺によって電荷補償を受けて 4 配位となり, CaAl₂O₄, NaAlO₂, KAlO₂成分を構成する と仮定したモル分率である (model-2). 後者のモル分率 は、アルカリ及びアルカリ土類金属を含むアルミノシリ ケイトメルトの粘性が M/(M+Al)=0.5 で最大になり, その組成変化の比較から KAlO₂ > NaAlO₂ > CaAl₂O₄ > MgAl₂O₄ の順で仮想化学種を構成するとした Bottinga and Weill (1972) のモデルに従うものである. Fig. 7a は

Olivine Mg ₂ SiO ₄ For		K	kJ/mol	J/K-mol	∆STm J/K-g atom	Xsi02 (model-1 ^b 1	mol) model-2 °	Method ^a	References
Mg ₂ SiO ₄ For									
	sterite	2174	138.9 (±2.6)	63.9 (±1.2)	9.1 (±0.2)	0.333	0.333	SC+Cp	This study, see appendix
Fe ₂ SiO ₄ Fay	valite	1490	$89.3 (\pm 1.1)$	59.9 (±0.7)	8.6 (±0.1)	0.333	0.333	Drop	Stebbins and Carmichael (1984)
CaMgSiO ₄ Mc	inticelite	1773 -	24 .	47.4	6.8	0.333	0.333	estimated	This study, see text
Ca ₃ MgSi ₂ O ₈ Me	rwinite	1848	$125 (\pm 15)$	67.6 (±8.1)	4.8 (±0.6)	0.333	0.333	SC+Drop	Kosa et al. (1981)
Mn ₂ SiO ₄ Te	ohroite	1620	89.5 (±0.5)	55.2 (±0.3)	7.9 (±0.0)	0.333	0.333	Drop	Mah (1960)
Ni ₂ SiO ₄ Lie	benbergite	1923 (±50) ⁴	221 (±26)	114.9 (±13.5)	$16.4 (\pm 1.9)$	0.333	0.333	TT-Drop	Sugawara and Akaogi (2003a)
C0251U4		1088	(CI±) (UI	01.U (±8.9)	8./ (±1.3)	0.335	0.333	11-Drop	Sugawara and Akaogi (2003a)
Pyroxene and pyroxe	enoid								
Mg ₂ Si ₂ O ₆ Ort	hoenstatite	1834	139.0 (±5.8)	75.8 (±3.2)	7.6 (±0.3)	0.500	0.500	SC+Cp	This study, see appendix
Ca ₂ Si ₂ O ₆ Wc	llastonite	1767	I24.2 (±5.6)	70.3 (±3.2)	$7.0 (\pm 0.3)$	0.500	0.500	SC+Drop	Richet et al. (1991)
Ca ₂ Si ₂ O ₆ Pse	udowollastonite	1817	$114.6 (\pm 5.6)$	63.1 (±3.1)	6.3 (±0.3)	0.500	0.500	SC+Drop	Adamkovicova et al. (1980)
CaMgSi ₂ O ₆ Dic	pside	1665	$137.9 (\pm 1.0)$	82.8 (±0.6)	8.3 (±0.1)	0.500	0.500	SC+Cp, TT-Drop, DSC	Lange et al. (1991)
NaAlSi ₂ O ₆ Jad	eite	1100 (±100) [°]	58.7 (±0.8) 70 5 (±0.4)	53.4 (±0.7) 51.2 (±6.8)	5.3 (±0.1) 5.1 (±0.7)	0.500	0.667	SC+Cp	This study, see appendix
Faldenar and faldenal	thoid	(000) 0101	(1.17) (10)	(0.0T) C.1C	(1.07) 1.0	0000	00.0	dotr-11	Jugawara ariu Anaugi (2004)
CoAL SI O	orhita	1230	116 6 (23 7)	60 1 (±1 1)	(107/67	0 500	0 667	<u>در ان م</u>	This study, and amountie
VaAi201208 All	ullite	1303	140.0 (E3.2)	00.1 (II./)	0.2 (EU.I) 3 6 (±0.7)	002.0	0.00/		This study, see appendix
	jidine jidine	1500 (+100) *	(0.71) (E0.0)	370(±15)	(7.0±) 0.0 0 (±01)	0.750	0.750		This study, see appendix
	shaling	(001E) 0001	(C-7I) 0.0C	(C.II) (J.) (J.) (J.) (J.) (J.) (J.) (J.) (J.	2.9 (±0.1)	06/.0	001.0		This study, see appendix
NAAIDIU4 INC	Diference	1/20 (ITHU)	(C.NI) +0+	(C.UI) U.12	(U.U±) 4.0	000.0	00/.0	sc+cp	I nis study, see appendix
Other minerals									
Mg ₃ Al ₂ Si ₃ O ₁₂ Pyr	.obe	1570 (±30)	$241.9 (\pm 12.0)$	154.1 (±7.6)	7.7 (±0.4)	0.429	0.429	SC+Cp	Téqui et al. (1991)
Mg ₂ Al ₄ Si ₅ O ₁₈ Col	rdierite	1740 (±10) [±]	350.2 (±10)	201.3 (±5.7)	6.9 (±0.2)	0.556	0.556	SC+Cp	This study, see appendix
KMg ₃ AlSi ₃ O ₁₀ F ₂ Hu	orine-phlogopite	1670	$308.8 (\pm 1.3)$	184.9 (±0.8)	9.2 (±0.0)	0.333	0.333	Drop	Kelley et al. (1959)
Ca ₂ MgSi ₂ U ₇ Aki	ermanite	/7/.1	$123.9 (\pm 3.2)$	(1.1.7 (±1.9)	6.0 (±0.2)	0.400	0.400	SC+Drop	Proks et al. $(1977b)$
Ca2A12SIU7 Get	hlenite	1808	I /2.1 (±0.0)	92.1 (±3.2)	(2.0∓) /./	0.220	0.333	SC+Drop	Zigo et al. (1987)
SiO ₂ Cri	stobalite	1999	8.92 (±1.0)	4.5 (±0.5)	1.5 (±0.2)	1.000	1.000	SC+Drop	Richet et al. (1982)
SiO ₂ Qui	artz	1700 "	9.4 (±1.0)	5.5 (±0.6)	1.8 (±0.2)	1.000	1.000	SC+Drop	Richet et al. (1982)
Al ₂ O ₃ Sap	phire	2323	107.5 (±5.4)	46.3 (±2.3)	9.3 (±0.5)			Drop	Barkhatov et al. (1973)
Fe ₀₉₄₇ O Wu	stite	1652	31.3 (±0.2)	18.9 (±0.1)	9.7 (±0.1)			Drop	Coughlin et al. (1951)
CaTiSiO _s Spt	ene	1670	123.8 (±0.4)	74.1 (±0.2)	9.3 (±0.0)	0.333	0.333	Drop	King et al. (1954)
FeTiO ₃ IIm	enite	1640	21.7 (±0.1)	13.2 (±0.1)	2.6 (±0.0)			Drop	Naylor and Cook (1946)
Fe ₂ O ₃ Hei	matite	1895	$133.4 (\pm 10.5)$	70.4 (±5.5)	14.1 (±1.1)			TT-Drop	Sugawara and Akaogi (2004)
Fe ₃ O ₄ Ma	gnetite	18/0	138.1 (±8.4)	73.9 (±4.5)	10.6 (±0.6)			S-L-V	Darken and Gurry (1946)
MgAI2U4 opt	nei	2400	10/ (±11.0)	(0.74 (74.0)	0.3 (±0.7)			DSC	Kichet et al. (1993a)
Other silicates									
Li ₂ SiO ₃		1474	12.2 (±0.3)	8.3 (±0.2)	$1.4 (\pm 0.0)$	0.500	0.500	Drop	Stebbins et al. (1984)
Na ₂ Si ₂ O ₅		1147	37.7 (±4.4)	32.9 (±3.8)	3.7 (±0.4)	0.667	0.667	SC+Drop	Richet and Bottinga (1986)
Na ₂ SiO ₃		1362	52.2 (±0.6)	38.3 (±0.4)	6.4 (±0.1)	0.500	0.500	Drop	Naylor (1945)
K2512US		1318	32.0 (±4.0)	$24.3(\pm 3.0)$	$2.7 (\pm 0.3)$	0.667	0.667	SC+Drop	Richet and Bottinga (1986)
K ₂ SiO ₃		1249	19.6 (±4.0)	15.7 (±3.2)	2.6 (±0.5)	0.500	0.500	SC+Drop	Richet and Bottinga (1986)
Pb ₂ SiO ₄		1016	55.3	54.4	7.8	0.333	0.333	SC	Kother and Muller (1976)
PbSiO ₃		1037	36.7	35.4	7.1	0.500	0.500	sc	Kother and Muller (1976)

ond cilic 4 . j. • J J J U and entronies and enthalnies Melting temperatures ⁴ SC+Cp, solution calorimetry + heat capacity correction; Drop, drop calorimetry; TT-Drop, transposed-temerature drop calorimetry; DSC, differential scanning calorimetry; S-L-V, Solid-liquid-vapor(CO/CO₂) equilibrium



Fig. 6. Relationships between entropy of fusion of silicate minerals (An, Wo, Di, Py, Co, Qz, Ab, Jd, Ne, Sa, En and Fo) and crystals (Na₂Si₂O₅ and K₂Si₂O₅) and heat capacity or configurational heat capacity of those liquids at fictive temperature. Dotted line represent a 1:1 correlation between ΔS_{Tm} and $Cp_{Conf,Tf}^{L}$.

輝石類,長石類および SiO₂の Δ S_{Tm} とSiO₂ モル分率の関 係である.model-2のモル分率を用いると,model-1の場 合と比較して Δ S_{Tm} とSiO₂量の負の相関がより明瞭とな り、メルトにおける CaAl₂O₄, NaAlO₂, KAlO₂種の存在 を示唆している.

Table 4のすべてのケイ酸塩鉱物とケイ酸塩化合物に ついて ΔS_{Tm} と model-2 の SiO₂ モル分率の関係を Fig. 7 bに示す. ケイ酸塩鉱物の ΔS_{Tm} は X_{SiO2} と負の相関があ るが、いくつかの無機化合物のΔS_{Tm}はこの規則性より も小さな値である.オルソ,イノ及びフィロケイ酸塩化 合物の ΔS_{Tm} と Cation field strength $(Z/(1.4+r)^2, Z= \oplus$ 数, r=イオン半径(Å))の関係を比較すると、同一の Xsio2を有する結晶でも、イオンの大きさの増加につれて ΔS_{Tm} が小さくなる (Fig. 7c). まとめると, ケイ酸塩結 晶の ΔS_{Tm} は、メルトの重合度 (X_{sio2}) と陽イオンの大き さという2つの要因でコントロールされていることが示 唆される.融解エントロピーとは、結晶構造が壊れてメ ルト状態になった際の原子配置の無秩序度を表すという 観点で考えると、より重合度が小さく、サイズの小さな カチオンから構成されるメルトであるほどムS_{Tm}が大き くなることは、合理的であると思われる.

5-3 多成分系メルトの過剰エンタルピー

1980年代後半までは、高温熱量計の使用温度上限の制約(約1000K以下)によりメルトのエンタルピーを実測することが不可能であったために、主に相平衡と元素分



Fig. 7. Compositional variations of entropy of fusion of silicate minerals and crystals listed in Table 4. (a) Plot of ΔS_{Tm} for silicate minerals against mole fraction of SiO₂ by model-1 (An, Jd, Ac, Ne) and model-2 (all minerals); (b) plot of ΔS_{Tm} for silicate minerals and Al-free K, Na, Li-silicate crystals against mole fraction of SiO₂ by model-2; (c) plot of ΔS_{Tm} for ortho-, inoand phyllosilicates against cation field strength. The cation field strength is defined as: $Z/(1.4+r)^2$, with Z being the nominal cation charge and r the Pauling-Ahrens radius in Angstroms.

マグマの熱力学的性質: レビューと今後の課題

配挙動の熱力学解析により H_kの組成依存性が定式化されてきた.ここでは、はじめに Di-An 系を例として相平 衡解析による H_kの推定を行い、次に SiO₂-MO 系メルト の相平衡解析から得られる H_kの値の一般的傾向につい て述べる.その後、熱量測定に基づく直接及び間接的な H_kの測定法を解説し、K₂O-Na₂O-CaO-MgO-Al₂O₃-SiO₂ 系メルトの過剰エンタルピーの値をまとめる.

5-3-1 相平衡解析による過剰エンタルピーの予測

Di-An 系の相平衡関係を熱力学的に定式化することを 考える. Fig. 4 に示したように、この系のメルトは Cp_{Exa}^{L} =0 と仮定できるため、メルトおよび固相の化学ポテン シャルは式 (18) より、それぞれ

$$\mu_{i,T}^{L} = \mathbf{H}_{i,T}^{L} - \mathbf{T}\mathbf{S}_{i,T}^{L} + \left(\frac{\partial \mathbf{S}_{Mix}^{L}}{\partial \mathbf{n}_{i}^{L}}\right) + (1 - \mathbf{X}_{i}^{L})^{2} \mathbf{W}_{H}$$
(24a)

 $\mu_{i,T}^{S} = \mathbf{H}_{i,T}^{S} - \mathbf{T}\mathbf{S}_{i,T}^{S} + \mathbf{R}\mathbf{T}\mathbf{lna}_{i}^{S}$ (24b)

となる. ここで, i は Di または An を表す. Di-An 系で メルトと共存している固相は実際には純相ではなく, Di は微量の CaAl₂ SiO₆ 及び Mg₂ Si₂ O₆ 成分, An は微量の CaMgSi₃O₈ 成分を固溶する (Murphy, 1977). 従って, 固 相のモル分率, X⁵ は 1 よりわずかに小さい. しかし, こ れらの固溶体は正の過剰エンタルピー (Sack and Ghiorso, 1994b; Sugawara, 2001)を有し, 片が 1 よりもわずかに 大きい. 故に, 見かけ上は a⁵ = X⁵ パ⁵ = 1 と近似できるとす れば, 化学平衡条件では固相と液相の化学ポテンシャル が等しい ($\mu^{5}_{x\tau} - \mu^{1}_{x\tau}$) ことにより,

$$0 = (H_{i,T}^{L} - H_{i,T}^{S}) - T(S_{i,T}^{L} - S_{i,T}^{S}) + \left(\frac{\partial S_{Mix}^{L}}{\partial n_{i}^{L}}\right) + (1 - X_{i}^{L})^{2} W_{H}$$
$$H_{i,T}^{L} - H_{i,T}^{S} = \Delta H_{Tm_{i}} + \int_{Tm_{i}}^{T} (Cp_{i,T}^{L} - Cp_{i,T}^{S}) dT$$
$$S_{i,T}^{L} - S_{i,T}^{S} = \Delta S_{Tm_{i}} + \int_{Tm_{i}}^{T} \frac{(Cp_{i,T}^{L} - Cp_{i,T}^{S})}{T} dT$$
(25)

を得る.

Shink については 2 つのモデルを試みてみよう. ひとつ は、メルトが CaAl₂Si₂O₈ と CaMgSi₂O₆ という分子の無 秩序混合から成ると仮定するモデルで、この場合は式 (17a) により計算される(単純酸化物モデル). もうひと つは、メルトが 4 配位格子 (Tetrahedral sublattice) と中 間格子 (Interstitial sublattice) を持つ構造を成し、前者で は Si と Al が、後者では Ca と Mg が無秩序混合すると 仮定するモデルである(2格子モデル、Two-lattice model). この場合の Shink は式(16) を用いて、

$$S_{Mix}^{L} = -R \left[X_{An}^{L} ln \left(\frac{16 X_{An}^{L^{2}}}{(2 - X_{An}^{L})(1 + X_{An}^{L})^{4}} \right) + X_{Di}^{L} ln \left(\frac{4(1 - X_{An}^{L})}{(1 + X_{An}^{L})^{2}(2 - X_{An}^{L})^{2}} \right) \right]$$
(26)

となる (詳しくは Weill *et al.*, 1980 を参照). Table 4 の 融解熱, Table 1 のメルトの比熱及び Richet and Fiquet (1991) による Di と An の比熱を用いて,式(25) から計 算される Di-An 系のリキダスと,Osborn (1942) による 相平衡実験の結果を比較した (Fig. 8). X_{An} = 40 wt% (Di と An のリキダスの交点) におけるリキダス温度を 比較すると、 $W_{\rm H}$ =0を仮定するとき、単純酸化物モデル では Di と An のリキダスが実際よりもそれぞれ 48 およ び 87 K 高く計算され,Two-lattice モデルではそれぞれ 15 および 90 K 高く計算される.計算と実験のリキダス が一致するように $W_{\rm H}$ を求めると、単純酸化物モデルで は $W_{\rm H}$ = -21 kJ/mol², Two-lattice モデルでは $W_{\rm H}$ = -15 kJ/mol² が得られた.従って,式(17b) により X_{hn}=50



Fig. 8. Comparisons between observed and calculated liquids temperatures of An-Di system. (a) Simple oxide model; (b) two-lattice model.

mol%における過剰エンタルピーを求めると、それぞれ H $_{kx}$ = $-5.3 \, kJ/mol$ および H $_{kx}$ = $-3.8 \, kJ/mol$ となる。H $_{kx}$ は Di と An の融解エンタルピー (Table 4) と比較して 3 -4%程度の大きさでしかないが、最大 90 K ものリキダ ス温度の降下を生み出す原因となっている。従って、熱 力学計算によるマグマの相平衡予測において、シリケイ トメルトが有する小さな過剰エンタルピーの値を考慮す ることはとても重要である。

Table 5 には, SiO₂-M_XO 系 (M=Fe, Co, Mn, Zn, Mg, Ca, Na, K) に対する同様な相平衡解析 (一部は熱量測) 定)から計算されるそれぞれのメルトの X^L=0.5 におけ る過剰エンタルピーの値(Reyes and Gaskell, 1983 およ び Havrotsky, 1994 によるコンパイル図から読み取った 値), 1743 K におけるクリストバライトのリキダス組成 及びそれぞれのイオンポテンシャル(イオン価数をF⁻ =119 pm を定義定数としたイオン半径(結晶イオン半 径) で割った値) をまとめた. SiO₂-M_xO 系の相平衡解析 による HExの推定では, (1) HExが Shixのモデルに依存す る (2) 計算に用いているほとんどの酸化物のΔH_{Tm}が推 定値である, (3)SiO2 固相は微量の MO 成分を固溶する が、固溶体を作ることによる固相活量の変化は考慮され ていない、という3つの欠点がある。従って、得られる Hawが定量的に正しい保証は無いが、大きさの傾向など 定性的な議論をする上では問題無いものと考えられる。

SiO₂-M_xO 系メルトでは、イオンポテンシャルが減少 するにつれて H_kが減少し、クリストバライトのリキダ ス組成はより SiO₂に富む側にシフトする. H_kの減少は $\gamma'_{so2} を減少させるため、クリストバライトの飽和に必要$ なある一定の SiO₂活量を保つために X_{so2}を増加させる $必要がある (a_{so2}=<math>\gamma'_{so2}$ X_{so2}). これが、クリストバライト のリキダス組成の変化として観察されている.

これらの系の H_{kx} が X_{sto2} =0.5 においていずれも負の 値であることは、 X_{sto2} =0.5 では、混合によって、エネル ギー的により安定な新たな化学種の形成とそれらの再配 置が生じていることを示す.共有結合性が小さくイオン 結合性の大きな成分であるほど構造変化の自由度が大き く、従ってより安定な化学種と配置を取る確率が高くな ると想像され、これがイオンポテンシャルと H_{kx} の相関 として観察されていると考えられる.

相平衡図を見ると、SiO₂-M_xO (M=Fe, Co, Mn, Zn, Mg, Ca) 系においてはSiO₂に富む組成で液相不混和を生 ずるが、SiO₂-Na₂O 及び K₂O 系では観察されない.この ことは、SiO₂-Na₂O 及び K₂O 系がより低い H_{kx}を有する ことと調和的である.いずれの系も X_{sto2}=0.5 では H_{kx} が負であるが、液相不混和の存在は X_{sto2}>0.5 の組成領 域で H_{kx} が正に転ずることを意味する. Reyes and

Table 5.	Excess enthalpies at $X_{SiO_2} = 0.5$ and SiO_2 co	m-
tents	of cristobalite liquidus at $1743K$ in the M_X	0-
SiO ₂	system and ionic potential (Z/r) of cation N	Л.

Cation	Z/r ª	Hex at X _{si02} =0.5 ^b kJ/mol	X _{sio2} at 1743K mol%
Fe	2.67	-6.7	46.7
Co	2.53	-10.7	44.4
Mn	2.47	-18.7	51.2
Mg	2.33	-35.8	
Zn	2.27	-29.0	61.4
Ca	1.75	-59.2	63.4
Na	0.86	-72.0	89
К	0.66	-88.0	93.2

^a Z = cation charge, r =crystal ionic radius in Angstroms (Shannon, 1976) ^b Values from Reyers and Gaskell (1983) and Navrotsky (1994)

Gaskell (1983) によるコンパイルではこの組成領域の H_{kx}は示されていないものの、一般に SiO₂-M_XO系メル トの H_{kx}は、(例えば、式 (17b) では近似することのでき ない) X_{sio2}に関して著しく非対称な組成依存性を有する ものと考えられる.

5-3-2 熱量測定実験による過剰エンタルピーの測定

熱量測定によって、相平衡解析とは独立に Hkの値を 決定することが可能である。その方法としては、(1) メ ルトに対する直接熱量測定,(2) ガラスの Hkとメルト の落下法熱量測定データの組み合わせによる間接的方 法,(3) ガラスの Hkと比熱データを用いる間接的方法, の3つの方法がある。

(1)の直接的な熱量測定としては、逆温度落下法熱量 測定と DSC による方法がある。端成分及び目的の混合 組成の固相を用いて、端成分の融点以上の温度で逆温度 落下法熱量測定を行うことにより、 $H_{LT}^{L} = H_{L28}^{L}$ と $H_{LT}^{L} =$ $H_{a.298}^{L}$ が得られる。これらの差を取ることにより $H_{Exa,T}^{L}$ が 求まる:

$$\mathbf{H}_{E_{X,\alpha,T}}^{L} = (\mathbf{H}_{\alpha,T}^{L} - \mathbf{H}_{\alpha,298}^{S}) - \sum_{i} \mathbf{X}_{i} (\mathbf{H}_{i,T}^{L} - \mathbf{H}_{i,298}^{S})$$
(27)

いくつかの鉱物の融点 (Table 4) は、現在の逆温度落下 法熱量測定装置の測定温度上限(約 1800 K)よりも高い が、もしも端成分の Cp_{i}^{s} , Cp_{i}^{L} , $\Delta H_{i,Tm}$ が十分な精度で求 まっているならば、上式の最後の項をそれらの文献値を 用いて、計算することができる、すなわち、

$$\mathbf{H}_{\mathrm{Ex},\alpha,\mathrm{T}}^{\mathrm{L}} = (\mathbf{H}_{\alpha,\mathrm{T}}^{\mathrm{L}} - \mathbf{H}_{\alpha,298}^{\mathrm{S}})$$
$$-\sum_{i} \mathbf{X}_{i} \left(\int_{298}^{\mathrm{Tm}_{i}} \mathbf{C} \mathbf{p}_{i}^{\mathrm{S}} d\mathbf{T} + \Delta \mathbf{H}_{i,\mathrm{Tm}_{i}} + \int_{\mathrm{Tm}_{i}}^{\mathrm{T}} \mathbf{C} \mathbf{p}_{i}^{\mathrm{L}} d\mathbf{T} \right)$$
(28)

この方法は、ガラスの H^e_xに基づく方法(式 32)と比較して少ない実験回数で直接的に H^e_xが得られる利点があ

マグマの熱力学的性質: レビューと今後の課題

る. しかし後述するように, 鉱物混合組成のメルトで観 察される Htk は, 一般に逆温度落下法熱量測定の誤差 (~±15kJ/mol)よりも小さな値であるために, (大きな Htk を示す例外的な系を除いて)定量的な検出が困難で あるという欠点がある.

DSC による測定では,混合組成の融解開始温度(ソリ ダス, T_s)から融解終了温度(リキダス, T_L)に渡る吸 熱量, $H_{\alpha,T_L}^{L} = H_{\alpha,T_S}^{s}$ が得られる.式(28)のTと298Kを, それぞれT_LとT_sに置き換え,

$$\mathbf{H}_{\mathbf{E}_{\mathbf{x},\alpha,\mathbf{T}_{L}}}^{\mathbf{L}} = (\mathbf{H}_{\alpha,\mathbf{T}_{L}}^{\mathbf{L}} - \mathbf{H}_{\alpha,\mathbf{T}_{S}}^{\mathbf{S}})$$
$$- \sum_{i} \mathbf{X}_{i} \left(\int_{\mathbf{T}_{S}}^{\mathbf{T}_{m_{i}}} \mathbf{C} \mathbf{p}_{i}^{\mathbf{S}} d\mathbf{T} + \Delta \mathbf{H}_{i,\mathbf{T}_{m_{i}}} + \int_{\mathbf{T}_{m_{i}}}^{\mathbf{T}_{L}} \mathbf{C} \mathbf{p}_{i}^{\mathbf{L}} d\mathbf{T} \right)$$
(29)

より H_{b,α,T_L} が得られる. この方法には逆温度落下法熱 量測定と比較して誤差が少ない (~±5 kJ/mol) という 利点と, $T_L \ge T_s$ の温度差が大きくなると DSC 測定にお いてソリダス温度(熱流量の温度変化における吸熱反応 の開始点)が検出しにくいために, 共融点またはそれに 近い組成以外では実験が困難であるという欠点がある.

(2)のガラスの H^G とメルトの落下法熱量測定の組み 合わせによる方法とは、次のようなものである。ガラス の過剰エンタルピーは次式で定義される:

$$\mathbf{H}_{\mathbf{E}\mathbf{x},\alpha,\mathbf{T}}^{\mathbf{G}(\mathsf{T}\mathbf{f}_{2-\alpha})} = \mathbf{H}_{\alpha,\mathbf{T}}^{\mathbf{G}(\mathsf{T}\mathbf{f}_{2-\alpha})} - \sum_{i} \mathbf{X}_{i} \mathbf{H}_{i,\mathbf{T}}^{\mathbf{G}(\mathsf{T}\mathbf{f}_{2-\alpha})}$$
(30)

上式に式 (11) と 0 = $\mathbf{H}_{a,298}^{G(\mathrm{Tf}_1-a)} + \mathbf{H}_{a,298}^{G(\mathrm{Tf}_1-a)} + \sum_{i} \mathbf{X}_{i} \mathbf{H}_{i,298}^{G(\mathrm{Tf}_1-i)}$ - $\sum_{i} \mathbf{X}_{i} \mathbf{H}_{i,298}^{G(\mathrm{Tf}_{1-i})}$ を加え、 $\mathbf{H}_{\mathrm{Ex},a,\mathrm{T}}^{\mathrm{L}}$ について解くと、

となる.式 (31)の最後の2項を比熱を用いて表すと,

$$H_{Ex,\alpha,T}^{L} = H_{Ex,\alpha,TSC}^{G(Tf_{2-\alpha})} + (H_{\alpha,T}^{L} - H_{\alpha,298}^{G(Tf_{1-\alpha})})$$

$$= \sum_{i} X_{i} (H_{i,T}^{L} - H_{i,298}^{G(Tf_{1-i})}) - \int_{298}^{T_{SC}} Cp_{Ex,\alpha}^{G} dT$$

$$+ \sum_{i} X_{i} \left[\int_{Tf_{2-\alpha}}^{Tf_{2-\alpha}} (Cp_{i}^{L} - Cp_{i}^{G}) dT - \int_{Tf_{1-i}}^{Tf_{1-\alpha}} (Cp_{i}^{L} - Cp_{i}^{G}) dT \right]$$

$$+ \int_{Tf_{1-\alpha}}^{Tf_{2-\alpha}} (Cp_{Ex,\alpha}^{L} - Cp_{Ex,\alpha}^{G}) dT \qquad (32)$$

を得る. $Cp_{Ex,\alpha}^{o}=0$ 及びガラスの仮想温度の組成依存性は 仮想温度に依らない $(Tf_{1-\alpha} - Tf_{1-i} = Tf_{2-\alpha} - Tf_{2-i})$ と仮 定すると,式 (32) は

$$H_{E_{x,\alpha,T}}^{L} = H_{E_{x,\alpha,T_{SC}}}^{G(Tf_{2-\alpha})} + (H_{\alpha,T}^{L} - H_{\alpha,298}^{G(Tf_{1-\alpha})})$$

$$= \sum_{i} X_{i} (H_{i,T}^{L} - H_{i,298}^{G(Tf_{1-i})}) - \int_{Tf_{2-\alpha}}^{Tf_{1-\alpha}} Cp_{E_{x,\alpha}} dT$$

(33)

と単純化できる. 混合組成のガラスとその端成分ガラス のそれぞれについて温度 T_{sc} で溶解熱測定を行い, それ らの差からガラスの過剰エンタルピーが得られる:

$$\mathbf{H}_{E_{x,\alpha,T_{SC}}}^{G(Tf_{2-\alpha})} = \sum_{i} \mathbf{X}_{i} (\mathbf{H}_{i,T_{SC}}^{Sol} - \mathbf{H}_{i,T_{SC}}^{G(Tf_{2-i})}) - (\mathbf{H}_{\alpha,T_{SC}}^{Sol} - \mathbf{H}_{\alpha,T_{SC}}^{G(Tf_{2-\alpha})})$$
(34)

この値 ($\mathbf{H}_{Ex,\alpha,T_{SC}}^{G(Tf_{2-\alpha})}$)と落下法熱量測定による $\mathbf{H}_{\alpha,T}^{L}$ - $\mathbf{H}_{\alpha,298}^{G(Tf_{1-\alpha})}$ と $\mathbf{H}_{i,T}^{L}$ - $\mathbf{H}_{i,298}^{G(Tf_{1-\alpha})}$ および $\mathbf{Cp}_{Ex,\alpha}^{L}$ を式 (33) に代入 することで $\mathbf{H}_{Ex,\alpha,T}^{L}$ が得られる.

式 (33) の $\mathbf{H}_{\alpha,\tau}^{L} = \mathbf{H}_{\alpha,298}^{G(Tf_{1}-\alpha)} \ge \mathbf{H}_{i,\tau}^{L} = \mathbf{H}_{i,298}^{G(Tf_{1-i})} \varepsilon \times \nu \triangleright$ ガラスの比熱を用いて表すと,

$$H_{Ex,\alpha,T}^{L} = H_{Ex,\alpha,T_{SC}}^{G(Tf_{2}-\alpha)}$$

+ $\sum_{i} \int_{Tf_{1-\alpha}}^{Tf_{1-i}} X_{i} (Cp_{i}^{L} - Cp_{i}^{G}) dT$
+ $\int_{Tf_{1-\alpha}}^{T} Cp_{Ex,\alpha}^{L} dT - \int_{Tf_{2-\alpha}}^{Tf_{1-\alpha}} Cp_{Ex,\alpha}^{L} dT$ (35)

を得る. これが (3) のガラスの H^{e}_{x} と比熱の組み合わせ による方法である.

この方法は式 (33) による方法と比較して(もしも混 合組成での仮想温度と端成分の比熱,仮想温度が正確に 決まっているならば)より少ない実験回数で $H_{Ex.a,T}$ が得 られるという利点があるが, $\int_{Tf_{1-\alpha}}^{T} Cp_{Ex.a,T}$ 項による $H_{Ex.a,T}$ の温度依存性が生ずるために,現在のところあまり調べ られていない $Cp_{Ex.a}$ の値が計算に必要になるという欠点 がある.しかし次章で述べるように, $H_{Ex.a,TSC}^{O(Tf_{2-\alpha})}$ の測定誤 差と $Tf_{1-\alpha}$ の推定で生ずる誤差を考慮してもメルトの過 剰エンタルピーを±2kJ/mol 程度の精度で求めることが できるため,もしも $Cp_{Ex.a}=0$ と仮定できるならば,シリ ケイトメルトが有する小さな $H_{Ex.a,T}$ の決定に有効な手段 であると考えられる.

5-3-3 鉱物混合組成メルトの過剰エンタルピー

マグマ組成のメルトのエンタルピーを定式化すること を目的とすると、単純な酸化物混合系メルト(例えば CaO-Al₂O₃-SiO₂系)のH^L₄よりも、鉱物端成分の混合メル ト(例えば SiO₂-CaAl₂Si₂O₈-CaSiO₃, CaAl₂Si₂O₈-Ca₂AlSi₂O₇-

CaSiO₃)のH^L_kを知ることの方がより現実的で重要でも ある.その理由は,(1)酸化物混合系ではリキダス温度 が熱量測定装置の使用上限温度よりも高い組成範囲とガ ラス化しない組成範囲が広く,熱量測定が可能な組成が 限られる,(2)酸化物混合系では端成分が高融点である ために,混合組成のエンタルピーの絶対値を求める基準 となる端成分のエンタルピー(融解熱)がほとんど決 まっておらず,近い将来も熱量測定によって決定できる 見込みがない,(3)酸化物混合系の大きなH^L_k(Table 5) は混合に起因するメルトの著しい構造変化を示唆し, H^L_kに複雑な組成依存性が存在すると考えられる.しか し鉱物端成分の組み合わせの組成範囲内ならばH^L_kはよ り小さくなり,H^L_kや S^{Min} の組成変化の定式化において も,より単純なモデルで済むと考えられるからである.

本稿では、これまでに熱量測定に基づいて H_kまたは H_kが報告されている系をまとめるとともに、既報のガ ラスの過剰エンタルピーと比熱または落下法熱量測定 データを用いて式 (35) 又は (33) により H_kを新たに決 定した (式 35 における Tf_{1-α}の推定方法については付録 A2 に記した). なお、H_kを求めるに際して端成分の熱 力学データが利用可能な場合には、すべての文献の実験 データに関して、Table 1 の比熱と Table 4 の融解熱およ び最新の固相の比熱データ(例えば、Courtial *et al.*, 2000; Bouhifd *et al.*, 2002)を用いて端成分のエンタルピーを 再決定し、それを基準にして H_kの再計算を行った.

現段階でメルトの H^L および H^L が得られている実験 系を Table 6 にまとめた. それらのデータに基づく 2 成 分系の H^L の値の組成変化を Fig. 9 に示す. なお, Fig. 9 の H^L は (一部の DSC 測定による値を除いて) いずれも 1773 K の値であり, もしも Cp^L α = 0 と仮定できるなら ば,式 (13) により H^L は温度に依存しない. 各図中での 点線は, H^L の測定値に対して式 (17b) を適用して得ら れる過剰エンタルピーの組成変化を表す.

An-Di 系, An-Ab 系, Ab-Di 系 (Fig. 9a, b, c) では, ガ ラスの溶解熱測定による H_{kx}^{c} , H_{kx}^{c} と落下法熱量測定デー タを用いて式 (33) より計算された H_{kx} (間接測定), H_{kx}^{c} と比熱データを用いてを用いて式 (35) により計算され た H_{kx}^{c} (間接測定), 及び逆温度落下法による H_{kx}^{c} (直接 測定) の4種類のデータがそろっており, それらを比較 することができる. これらの系における間接測定と直接 測定の H_{kx} を比較すると, 前者は複数のデータの組み合 わせにより求めた値であるにも関わらず, それらの誤差 を考慮しても直接測定よりも誤差が少ない (~±2 kJ/ mol). 逆温度落下法による直接測定は An-Ab-Di 系の 他, An-Fo 系 (Fig. 9d) および An-Wo 系 (Fig. 9m) にお いても試みられており, いずれも H_{kx}^{c} には~±15 kJ/mol の誤差がある. もしも間接測定による Hk が正しいとす ると, 直接測定による誤差はそれぞれの系のメルトの過 剰エンタルピーとほぼ等しいか, またはそれ以上の大き さであり, 過剰エンタルピーの定量測定には向いていな いことになる.

An-Di 系の H_k は X_h = 0.5 において-5±2 kJ/mol で ある (Fig. 9a). これは前述の相平衡解析から得られた値 (単純酸化物モデルで H_k = -5.3 kJ/mol, Two-lattice モ デルで H_k = -3.8 kJ/mol) と調和的である.

Ab-Di 系はガラスとメルトの過剰エンタルピーのいず れも正の値を示す (Fig. 9c). H^e_xと比熱データによる間 接法 (式 35) において Cp^E_{x,a}=0 と仮定すると, X_{Ab}にお いて H^E_x は 6.3 kJ/mol と求まる. しかし式 (23) による Cp^E_{x,a} を考慮すると, 1373 K ~ 1973 K の温度に対して H^E_x=15~33 kJ/mol が得られる. これらの値は, 落下法 を用いた間接測定および逆温度落下法による直接測定の 値とほぼ一致している. 従って, Ab-Di 系の正の大きな H^E_x はこの系の正の過剰比熱の存在に起因していること が分かる. 同様に考えると, SiO₂-K₂O 系の H^E_xが大きな 負の値 (Table 5) であることは, この系のメルトが負の 過剰比熱を有する (Richet and Bottinga, 1985) ことに由 来していると考えられる.

メルトはガラスと比較して過剰エンタルピーが概ね正 の側にシフトしている (Fig. 9a, b, c, d, f, g, i, j). これは, H_k と H_k の関係式 (式 35) において Cpⁱ – Cp^o が常に正 の値であり (Fig. 3), また混合組成のガラスの仮想温度 (Tf_{1-a}, Tf_{1-i}>Tf_{1-a}>Tf_{1-j}) は端成分の仮想温度の平均 (X_iTf_{1-i}+X_jTf_{1-j}) よりも一般に低い傾向があることに 起因している (付録 A2 を参照).

各2成分系メルトのHLの大きさを比較することで, シリケイトメルトの過剰エンタルピーの大きさを決定す る要因について考察することができるだろう. Table 7 にそれぞれの系の相互作用係数 W_Hと X_i=0.5 における 過剰エンタルピーの値をまとめた. ただし, HL を単純 に比較することは出来ず、次のような再計算が必要であ る.まず、系によって端成分の取り方が異なるため(例 えば, SiO₂ と Si₄O₈, CaSiO₃ と Ca₂Si₂O₆), H^L_{Ex} を gram formula weight 基準に換算した.次に,系によって交換反応 に関与している成分のモル数が異なるので、これを補正 する.メルトを構成する成分を,前章(5-2-2.結晶の融 解エンタルピー及びエントロピー) での議論と同様に, SiO₂, NaAlO₂, KAlO₂等の酸化物成分の組み合わせとし て考える. このとき X_i=0.5 において, 例えば Ab-Di 系 では0.25SiO₂+0.25NaAlO₂⇔0.25CaO+0.25MgOの交 換反応が生じていると考えることができる. ここで反応 に関与している成分は0.5 モルである. 一方, Ab-Sa 系

マグマの熱力学的性質:	レビュ	- と	今後の課題
-------------	-----	-----	-------

Table 6. Data list of excess enthalpy of silicate liquids.

Composition	nª	Method ^b	References ^c	Sources of Hex of glass ^c
$CaAl_2Si_2O_8$ - $CaMgSi_2O_6$	5	SC+Cp, SC+Drop	(1)	(10)
$CaAl_2Si_2O_8$ -NaAlSi_3O_8	4	SC+Cp, SC+Drop	(1)	(10)
$NaAlSi_3O_8$ -CaMgSi_2O ₆	4	SC+Drop	(1)	(10)
$CaAl_2Si_2O_8$ -NaAlSi_3O_8-CaMgSi_2O_6	12	SC+Drop	(1)	(10)
$CaAl_2Si_2O_8$ -Si_4O_8	6	SC+Cp	(1)	(10)
$NaAlSi_3O_8$ - Si_4O_8	3	SC+Cp	(1)	(10)
$CaAl_2Si_2O_8$ -NaAlSi_3O_8-Si_4O_8	8	SC+Cp	(1)	(10)
NaAlSi ₃ O ₈ -KAlSi ₃ O ₈	6	SC+Cp	(1)	(11)
KAlSi ₃ O ₈ -Si ₄ O ₈	4	SC+Cp	(1)	(11)
NaAlSi ₃ O ₈ -KAlSi ₃ O ₈ -Si ₄ O ₈	16	SC+Cp	(1)	(11)
NaAlSi ₃ O ₈ -KAlSi ₃ O ₈	3	SC+Cp	(1)	(12)
NaAlSi ₃ O ₈ -Si ₄ O ₈	1	SC+Cp	(1)	(12)
$Ca_2Si_2O_6-Mg_2Si_2O_6$	6	SC+Cp	(1)	(13)
CaAl ₂ Si ₂ O ₈ -CaMgSi ₂ O ₆	7	TT-drop	(2)	
$CaAl_2Si_2O_8$ -NaAlSi_3O_8	5	TT-drop	(2)	
NaAlSi ₃ O ₈ -CaMgSi ₂ O ₆	3	TT-drop	(2)	
CaAl ₂ Si ₂ O ₈ -NaAlSi ₃ O ₈ -CaMgSi ₂ O ₆	5	TT-drop	(2)	
CaAl ₂ Si ₂ O ₈ -Mg ₂ SiO ₄	4	TT-drop	(2)	
CaMgSi ₂ O ₆ -Mg ₂ SiO ₄	1	SC+Cp	(1)	(14)
$CaAl_2Si_2O_8-Mg_2SiO_4$	2	SC+Cp	(1)	(14)
$CaAl_2Si_2O_8\text{-}CaMgSi_2O_6\text{-}Mg_2SiO_4$	9	SC+Cp	(1)	(14)
CaSiO ₃ -CaAl ₂ Si ₂ O ₇	2	SC+Drop	(3)	
$CaAl_2Si_2O_8$ - $CaSiO_3$	2	SC+Drop	(3)	
$CaAl_2Si_2O_8$ - $CaAl_2Si_2O_7$	1	SC+Drop	(3)	
$CaAl_2Si_2O_8$ - $CaSiO_3$ - $CaAl_2Si_2O_7$	3	SC+Drop	(3)	
CaMgSi ₂ O ₆ -CaSiO ₃	5	TT-drop	(4)	
$CaAl_2Si_2O_8$ -CaSiO ₃	4	TT-drop	(4)	
CaAl ₂ Si ₂ O ₈ -CaSiO ₃ -CaMgSi ₂ O ₆	9	TT-drop	(4)	
$CaAl_2Si_2O_8\text{-}CaMgSi_2O_6\text{-}Mg_2SiO_4$	1	TT-drop	(5)	
$CaSiO_3$ - $Ca_2MgSi_2O_7$	9	SC+Drop	(6)	
$CaAl_2Si_2O_8\text{-}CaMgSi_2O_6\text{-}Mg_2SiO_4\text{-}MgSiO_3$	3	TT-drop	(7)	
$CaAl_2Si_2O_8\text{-}CaMgSi_2O_6\text{-}Mg_2SiO_4$	1	DSC	(8)	
$CaAl_2Si_2O_8$ - $CaMgSi_2O_6$	1	DSC	(8)	
CaMgSi ₂ O ₆ -Ca ₂ MgSi ₂ O ₇	1	DSC	(8)	
$CaAl_2Si_2O_8$ - $Ca_2MgSi_2O_7$	1	DSC	(8)	
$CaMgSi_2O_6-SiO_2$	1	DSC	(8)	
Na_2SiO_3 - Fe_2O_3 - SiO_2	4	TT-drop	(9)	
Total	162		. <u></u>	

^a Number of experiments

^b Abbreviation is the same as Table 4

^c (1) This study; (2) Navrotsky et al. (1989); (3) Kosa et al. (1992); (4) Tarina et al. (1994);

(5) Kojitani and Akaogi (1995); (6) Adamkovicova et al. (1996); (7) Kojitani and Akaogi (1997);

(8) Sugawara and Akaogi (2003b); (9) Sugawara and Akaogi (2004); (10) Navrotsky et al. (1980);
(11) Hervig and Navrotsky (1984); (12) Hovis (1984); (13) Hervig et al. (1985); (14) Navrotsky et al. (1990)



Fig. 9. Excess enthalpies of pseudobinary silicate liquids and glasses. (a) An-Di; (b) An-Ab; (c) Ab-Di; (d) An-Fo; (e) An-4Qz; (f) Ab-4Qz; (g) Sa-4Qz; (h) Di-Qz; (i) Ab-Sa; (j) En-Wo; (k) Wo-Ak; (l) Wo-Ge; (m) An-Wo; (n) An-Ak; (o) Di-Ak; (p) An-Ge. Dotted lines in each figure represent variations of H^L_{Ex} approximated with a symmetric simple solution.



Fig. 9. Continued

Table 7. Regular solution parameters (W_{ij}) and excess enthalpies at $X_i=0.5$ of pseudobinary silicate liquids.

Sustama	W _{ij}	Exce	ess enthalp	oies at X _i	= 0.5
Systems	kJ/mol ²	kJ/	mol	kJ/	gfw
Ab-Di	73.6	18.4	(±2.7)	4.60	(±0.7)
Di-Qz	12.8	3.2	(±2.2)	1.28	(±0.9)
Wo-Ak	10.2	2.6	(±12.4)	0.73	(±3.5
Ab-4Qz	9.6	2.4	(±0.9)	0.60	(±0.2)
Sa-4Qz	4.1	1.0	(±1.0)	0.25	(±0.3
Ab-Sa	-4.2	-1.0	(±1.0)	-0.26	(±0.3
An-Ak	-4.4	-1.1	(±5.9)	-0.25	(±1.3
An-Fo	-5.2	-1.3	(±2.6)	-0.37	(±0.7
An-4Qz	-14.2	-3.5	(±1.2)	-0.89	(±0.3
En-Wo	-15.8	-3.9	(±1.2)	-0.99	(±0.3
An-Di	-18.5	-4.6	(±2.2)	-1.16	(±0.6
Di-Ak	-30.2	-7.5	(±2.6)	-1.68	(±0.6
An-Ge	-29.0	-7.2	(±12.4)	-1.81	(±3.1
An-Ab	-32.3	-8.1	(±1.6)	-2.02	(±0.4
An-Wo	-92.2	-23.1	(±8.8)	-7.69	(±2.9
Wo-Ge	-186.3	-46.6	(±5.3)	-15.52	(±1.8

は 0.25NaAlO₂ $\Leftrightarrow 0.25$ KAlO₂の交換反応であり、反応に 関与している成分は $0.25 \in \nu c$ ある. そこで、前述の gram formula weight 基準の Ht_kの値を、反応に関与して いる成分 1 モルあたりの大きさに換算した. これは各 2 成分間における交換反応のエンタルピーに相当する. こ の値を大きさの順に並べた結果と各 2 成分の交換反応で 生じている相互作用の分類を Table 8 に示す(ここで、 Wo-Ak 系と An-Ge 系の Ht_k は誤差が大きいために省い た).

メルト中の各成分を網目形成酸化物 (network former, NF),網目修飾酸化物 (network modifier, NM),および 中間酸化物 (Intermediate, IM) に区別して考えよう. SiO₂, NaAlO₂, KAlO₂ は NF であり, CaO と MgO は NM として振る舞う. Bottinga and Weill (1972) が指摘 したように, CaAl₂O₄の NF 的性質は NaAlO₂ や KAlO₂ と比較して弱く,一部は CaO+Al₂O₃ と成り NM として 振る舞うと考えられる. そのためここでは,状況に応じ て NF と NM のどちらにも成り得るという意味で, CaAl₂O₄を IM であると仮定する.

Table 8 の各 2 成分系において、例えば Ab-Di 系は SiO₂ と NaAlO₂ が MgO 及び CaO と交換する反応であ り、この 2 成分系では NF と NM の相互作用が生じてい る. 一方、An-Fo 系では SiO₂ と CaAl₂O₄ が MgO と交換 するため、NF と NM および IM と NM の相互作用を伴 う交換反応である. このようにして、各 2 成分系の交換 反応で生じている相互作用の種類をまとめると、 NF-IM、NM-NM、NM-IM の相互作用を含む 2 成分系ほ ど HL が小さく、NF-NM 又は NF-NF の相互作用のみ を含む 2 成分系は HL が大きいことが判る (Table 8 の右 表). NF-NM の相互作用が H^L_kを正にさせることは,前 述した SiO₂-M_x O 系の X^L_{so2}>0の組成領域で H^L_k が正で あることとも調和的である.

これらのことは、次のように解釈することができる. すなわち、ケイ酸塩鉱物の端成分の混合組成メルトで は、(1)NFとNMおよび異種のNFが共存しても新た な化学種は形成されず、網目構造に歪みを生じながら異 種成分同士が機械的に混合し、(2)混合する相手成分の 性質に応じて一部のIMが分解し、エネルギー的により 安定な新たな化学種が形成される.

以上は偽2成分系の鉱物組成メルトからの推論である が、マグマ組成のシリケイトメルトの過剰エンタルピー も、前述した NM のイオン結合性の大きさと、上記のよ うな NF-NM-IM の間の相互作用の釣り合いによって決 定されているものと考えられる.

5-3-4 正則溶液モデルによる K₂O-Na₂O-CaO-MgO-Al₂O₃-SiO₂ 系メルトの過剰エンタルピーの定 式化

マグマで起こる固相一液相反応の定式化に必要な熱力 学量は、混合物であるマグマ中における端成分の化学ポ テンシャルであり、これまで見てきたように、端成分の 熱力学諸量と混合特性に敏感に依存する.端成分の化学 ポテンシャルはギブス自由エネルギーのその成分の物質 量についての微分であるので、熱量測定により得られた エンタルピーを何らかのモデルによって物質量(組成) の関数として近似する必要がある.ここでは、Table 6 に まとめた H_{Ex}^{L} のデータを用いて、 K_2 O-Na₂ O-CaO-MgO-Al₂O₃-SiO₂ 系メルトの 1773 K における過剰エンタル ピーを正則溶液モデルによって定式化することを試み る.Htmの基準とする端成分には様々な選択が可能であ るが、本稿では Ghiorso and Sack (1995) によるものと同 じ端成分を選択し、彼らが多成分系の相平衡解析から経 験的に決定した Hta と熱量測定による Hta の比較を試み る.

Ghiorso and Sack (1995) は多成分系シリケイトメルト における Si, Al, Mg, Ca, Na および K に関する端成分 を, それぞれ SiO₂, Al₂O₃, Mg₂SiO₄, CaSiO₃, Na₂SiO₃およ び KAlSiO₄ とし, それらを基準にした場合の正則溶液係 数を報告した.本稿ではより新しい測定に基づいて Mg₂ SiO₄ メルトのエンタルピーを再決定している(Table 4, 付録を参照) ため, 彼らが計算に用いた値と本稿での値 に は 1773 K で 25.1 kJ / mol の 差 が あ る.そこ で Ghiorso and Sack (1995) のモデルによる H^L_bを次のよう に補正した:

 $H_{Ex}^{L}(recalculated) = H_{Ex}^{L}(original) - 25.1X_{F_{0}}^{L}kJ/mol$ (36)

	ction	I NF-IM															
	nge rea	MN-MN															
	of excha	MI-MN															
	actions c	NF-NF															
	Intera	NF-NM			3476 			6999 9999	· \$ ×	2 more							
	Σ	CaO	0.50	0.50			0.67			1.00	0.50			1.00	1.00		
ts 2	Ż	MgO	0.50	0.50			0.33	1.00			0.50						
omponen	MI	CaAl ₂ O,										1.00	1.00			1.00	
hange co		KAIO,				1.00			1.00								ent 1.
Exc	NF	NaAlO,			1.00												compon
		SiO ₁															xchange
		CaO	-													0.50	er 2 + e
ts 1	MN	MgO								1.00				0.33			nd-memb
mponen	M	CaAl _i O ₄					0.56	0.50			0.67				0.67		t 2 and e
nange cc		KAIO;		<u> </u>													mponen
Excl	NF	NaAlO ₂	0.50						1.00				0.75				nange co AlO ₂
		SiO	0.50	1.00	1.00	1.00	0 .4	0.50			0.33	1.00	0.25	0.67	0.33	0.50	-1 + excl + 0.5 Na
	ange ^a	lot	(±1.4)	(±1.8)	(±0.9)	(±1.0)	(±2.2)	(±1.1)	(±1.0)	(± 0.6)	(±1.1)	(± 0.9)	(±1.2)	(±3.9)	(±5.9)	(±5.3)	-member 0.5SiO ₂
	ΔH_{exch}	kJ/n	9.2	2.6	2.4	1.0	-0.4	-0.6	-1.0	-2.0	-2.3	-2.7	-6.1	-11.2	-15.4	-46.6	veen end IgSi2O6 +
			Si ₂ O ₆	Si ₂ O ₆	Si ₃ O ₈	Si ₃ O ₈	gSi ₂ O ₇	SiO ₄	Si ₃ O ₈	i ₂ 06	Si ₂ O	Si ₂ O ₈	Si ₂ O ₈	gSi ₂ O ₇	io,	$_2SiO_7$	action betv aO = CaM
	nembers	64	CaMg	CaMg	NaAI.	KAI	Ca ₂ Μξ	M_{g_2}	KAI	Ca ₂ S	CaMg	CaAl ₂	CaAl ₂	Ca ₂ M ₅	CaS	Ca ₂ AI	ange rea) + 0.5Ca
	End-m	1	NaAlSi ₃ O ₈	SiO ₂	Si4O ₈	Si ₁ O ₈	CaAl ₂ Si ₂ O ₈	CaAl ₂ Si ₂ O ₈	NaAlSi ₃ O ₈	Mg ₂ Si ₂ O ₆	CaAl ₂ Si ₂ O ₈	Si4O ₈	NaAlSi ₃ O ₈	CaMgSi ₂ O ₆	CaAl ₂ Si ₂ O ₈	$CaSiO_3$	hange of exct. 30 ₈ + 0.5MgC
	Systems		Ab-Di	Di-Qz	Ab-4Qz	Sa-4Qz	An-Ak	An-Fo	Ab-Sa	En-Wo	An-Di	An-4Qz	An-Ab	Di-Ak	An-Wo	Wo-Ge	^a Enthalpy c e.g. NaAlSi

Table 8. Enthalpy change of exchange reaction in silicate liquids and a classification of interactions.

ここで、H^L_k (original) は Ghiorso and Sack (1995) の正則 溶液係数により計算される H^L_kを表す.

熱量測定による Hkk は次のように求めた. まず, Berman (1988) \mathcal{LLS} H^S₂₉₈, Berman and Brown (1985), Richet and Fiquet (1991), Courtial et al. (2000), Bouhifd et al. (2002) による Cp_i^s , Table 4 の ΔH_{Tm_i} および Table 1 の Cp^Lを用いて,式(2a)により1773 K における An, Ab, Di, Fo, En, Qz, Ak, Ge, Sa メルトのエンタルピーを 求めた.次に,これらの端成分のエンタルピーと Table 6 にリストした鉱物端成分基準のHL の値および式(11) により Hbansを得た (このとき, An-Ab-Di 系メルトにつ いては, Navrotsky et al., (1989) による値は誤差が大き いため,正則溶液係数決定のためのデータから省いた). 続いて, H^L_{4,173}から Ghiorso and Sack (1995) の端成分の エンタルピー (ただし Fo メルトのデータは本稿による) を差し引くことで, H^L_{Ex,a,173} を求めた. 同様にして, Ghiorso and Sack (1995) が端成分基準としては用いてい ない鉱物端成分 (An, Ab, Di, En, Ak, Ge, Jd, Ne, Sa, Py, Cd, Mw) のエンタルピーに関しても H^L_{Ex,a,1773}を求めた.

以上により得られた H^L_{Ex. a, 1773} を用いて,

$$\mathbf{H}_{\mathrm{Ex},\alpha,1773}^{\mathrm{L}} = \sum_{i} \sum_{j>i} \mathbf{X}_{i} \mathbf{X}_{j} \mathbf{W}_{ij}$$
(37)

を満たす正則溶液係数 (W_{ij})を決定した. 重み付き最小 二乗法により決定された K_2 O-Na₂O-CaO-MgO-Al₂O₃-SiO₂ 系メルトの W_{ij} と, Ghiorso and Sack (1995) が報告した 値を Table 9 にまとめる. なお,本稿の計算では W_{Al-K} と W_{Na-K} を制約する条件が Ab-Sa 系のデータに限られ, それらを独立に決定できないため, $W_{Al-K} = W_{Na-K}$ であ ると仮定した.

熱量測定による H_kと正則溶液係数による H_kを Fig. 10に比較した. Fig. 11 は An-Ab, Ab-Di, An-Di および Wo-An 系における 1773 Kのメルトと 298 Kの固相のエ ンタルピーの差を示す. Ghiorso and Sack (1995) の正則 溶液係数による H^L は-30~0 kJ/mol の大きさである (Fig. 10a). これは熱量測定による H しの範囲とほぼ等し く,彼らが行ったような多成分系の相平衡解析でも±15 kJ/mol 程度の誤差でエンタルピーが値が得られている ことを示す (Fig. 11). 熱量測定に基づく W_{ii}を用いるこ とで H_{kx} を定量的に予測できる. しかし, 一部の組成 (An-Di, An-Wo, Wo-Gh 系) に関しては-10kJ/mol 以 下の H^l とメルトのエンタルピーが再現できていない (Fig. 10b, Fig. 11b, d). このことは, ここで試した端成 分の取り方をした場合には、 $CaO \ge CaAl_2O_4$ に富むメ ルトに対して正則溶液の仮定が妥当ではないことを示唆 するが、HLaの測定誤差も大きいために断定はできない. Table 9の W_{ij} と端成分のメルトのエンタルピーを用

Table 9. Regular solution parameters, W_{ij} (kJ/mol²) of silicate liquids determined based on the calorimetric enthalpies and of MELTS (Ghiorso and Sack, 1995).

Interactions	Calori	metry	MELTS
SiAl	-18.3	(±4.1)	-39.1
SiMg	29.9	(±7.1)	3.4
SiCa	-12.9	(±2.9)	-0.9
SiK	-131.1	(±5.8)	-33.9
SiNa	-54.5	(±1.5)	-99.0
AlMg	-48.2	(±13.3)	-32.9
AlCa	-49.6	(±3.3)	-57.9
AIK	-207.4	(±12.7)	-25.9
AlNa	-218.8	(±16.7)	-130.8
MgCa	-21.9	(±3.1)	-31.7
MgNa	854.4	(±118.6)	-41.9
CaNa	-218.4	(±40.6)	-13.4
NaK	-207.4	(±12.7)	6.5

いて,次式により造岩鉱物の融解熱を計算することがで きる:

$$\Delta \mathbf{H}_{\alpha, Tm_{i}} = \sum_{i} \mathbf{X}_{i} \mathbf{H}_{i, 1773}^{L} + \sum_{i} \sum_{j > i} \mathbf{X}_{i} \mathbf{X}_{j} \mathbf{W}_{ij} + \int_{1773}^{Tm_{i}} \mathbf{C} \mathbf{p}_{\alpha}^{L} d\mathbf{T}$$
$$- \left(\mathbf{H}_{\alpha, 298}^{S} + \int_{298}^{Tm_{i}} \mathbf{C} \mathbf{p}_{\alpha}^{S} d\mathbf{T} \right)$$
(38)

An, Ab, Di, En, Ak, Ge, Jd, Ne, Sa, Py, Cd および Mw に 対して予測された $\Delta H_{i,Tm}$ とそれらの実測値 (Table 4) の 比較を Fig. 12 に示す. 熱量測定による W_{ij} を用いること で, ±3 kJ/gfw (~±15 kJ/mol) 程度の誤差で融解熱が再 現されている. W_{ij} は熱量測定により決定されていない 鉱物端成分の融解熱を予測するために応用できる. 例え ば, CaMgSiO4 (Monticellite) の融解熱はカンラン石-メ ルト間の Ca 分配の解析に必要な熱力学量であるが、ま だ測定されていない. これを, Table 9 の W_{ij} , Richet and Bottinga (1985) によるメルトの部分モル比熱, Berman (1988) による固相の熱力学データを用いて式 (38) によ り求めると、1773 K における準安定調和融解熱として 84.1 kJ/mol が得られる (Table 4).

5-4 シリケイトメルトのエントロピー

5-4-1 シリケイトメルトの粘性と配置エントロピー

メルトのエントロピーは、振動エントロピー、 $S_{\text{trb.i,T}}$ (式 7a) と配置エントロピー、 $S_{\text{conf.i,T}}^{\text{t}}$ (式 7b) に区別され る. しかし、相平衡や元素分配の熱力学計算で必要な量 はそれらの和であるため、1980 年代前半までは両者が意



Fig. 10. Comparisons between observed and calculated excess enthalpies of silicate liquids. (a) MELTS (Ghiorso and Sack, 1995); (b) Calorimetric regular solution parameters.



Fig. 11. Relative enthalpies $(H_{1773}^L - H_{298}^S)$ of An-Ab, An-Di, Ab-Di An-Wo systems by calorimetric measurements and those calculated by regular solution parameters in Table 9.

識して区別されることはほとんどなかった.

シリケイトメルトの配置エントロピーの重要性は、粘 性測定の観点から Richet (1984) により最初に指摘され た. 彼は、An, Di, Qz, Ab, Ne, Sa メルト及び SiO₂-Na₂O 系のメルトの粘性が、Adam and Gibbs (1965) による粘 性率と配置エントロピーの関係式:

$$\log \eta_{i,T} = \mathbf{A}_{e-i} + \frac{\mathbf{B}_{e-i}}{\mathbf{TS}_{\text{conf},i,T}^{L}}$$
(39)



Fig. 12. Comparison between measured and predicted enthalpies of fusion of silicate minerals (An, Ab, Di, En, Ak, Ge, Jd, Ne, Sa, Py, Co and Mw). を満たすことを報告した.ここで、 $A_{e^{-i}} \ge B_{e^{-i}}$ は経験的 定数である(この関係式の導出については Adam and Gibbs (1965) および Bottinga and Richet (1996) を参照).Sconf.i.T はガラスとメルトの比熱と仮想温度におけるメルトの配 置エントロピー (Stonf.i.Tf_{1-i})を用いて、式 (7b)より計算 される.式(8)の関係より、Stonf.i.Tf_{1-i}は式(9)により求 まる値である.Berman and Brown (1985) と Courtial *et al.* (2000) による固相の比熱、Table 1 のメルトとガラスの 比熱、Table 2 の S^G_{1.298} - S^G_{1.0}の部分モル量、Table 4 の融解 エントロピーを用いて計算される An、Ab、Di、En、Wo ガ ラスの Stonf.i.Tf_{1-i}を Table 10 にまとめた.

Fig. 13 は Scarfe et al. (1983) と Taniguchi (1992) によ り測定された Di および An の粘性率を示す.粘性率は, 低温側はガラス繊維伸長法、高温側は球体引き上げ法に より測定された値である. 10²~10⁹ poise の領域は実験的 な困難(測定中に結晶化が起こる)のためにデータが欠 けており、粘性率と温度の逆数の関係は、低温側と高温 側で異なった傾きを示す (Fig. 13a). 一方, Table 10 の S^L_{conf,i,Tf1}と Table 1 の比熱により S^L_{conf,i,T} を求め, Adam-Gibbsの関係式(式 39)に従って Stonfilt を横軸に取ると, 粘性率は直線的に変化する (Fig. 13b) (Richet, 1984, Tauber and Arndt, 1987; Taniguchi, 1992). 同様な関係は, En, Wo, Py 及び Gr メルト (Neuville and Richet, 1991), 流紋 岩及び安山岩質メルト (Neuville et al., 1993) でも確認さ れている. Adam-Gibbs の関係式はシリケイトメルトの 粘性率に熱力学的な意味を与えるため、マグマの粘性の 理論的考察において欠かせないものになっている(例え ば, Davis, 1999, Bouhifd et al. 1999, Toplis et al., 2000, Romano et al., 2001; Toplis, 2001).

式 (7b)の仮想温度における配置エントロピーを変数

	Calorir	netry	١	/iscomete	гу	Melting te	mperatures	
	Sconf at Tf1	Tf ₁ "	Sconf at Tf3	Tf ₃ ^b	Sconf at Tf1°	Observed	Predicted	
	J/K-mol	К	J/K-mol	К	J/K-mol	K	К	References ⁴
Albite	39.6	1096	37.8	1071	38.4	1393	1387±31	Toplis et al. (1997)
Diopside	24.3	1005	26.4	9 79	28.4	1665	1702±45	Richet (1984)
Anorthite	35.1	1160	27.1	1115	30.9	1830	1807±42	Taniguchi (1992)
Orthoenstatite	12.1	1056	10.8	1039	11.5	1834	1823±62	Neuville and Richet (1991)
Pseudowollastonite	8.7	1065	9.7	1037	10.6	1817	1853±44	Neuville and Richet (1991)
Jadeite		1130	23.1	1042	24.9		1193±23	Richet (1984)
Sanidine		1221	32.0	1200°	32.4		1514±25	Richet and Bottinga (1995)

Table 10. Configurational entropies at fictive temperatures of glasses by calorimetry and viscometry and comparisons between observed and predicted melting temperatures.

" Fictive temperatures of drop-quenched glasses (Table 1)

^b Fictive temperatures of viscosity measurements

^c Calculated from Sconf at Tf₃ and Eq. (10a)

^d References of viscometric Sconf and Tf₃

^c Richet (1984)



Fig. 13. Viscosity of liquid $CaAl_2Si_2O_8$ and $CaMgSi_2O_6$ as a function of reciprocal temperature (a) and as a function of $1/TS^{L}_{Conf,i,T}$ (b). Data from Scarfe *et al.* (1983) and Taniguchi (1992).

とすると、実験による粘性率、ガラスとメルトの比熱、 粘性測定または熱膨張測定から得られた仮想温度 (Tf_{3-i})を用いて、式 (39)を満たすように最小二乗法に より、A_{e-i}, B_{e-i}, S_{conf.i.Tf_{3-i}}の値が決定できる。そのよう にして得られた An, Ab, Di, En, Wo メルトの S_{conf.i.Tf_{3-i}} の値、及び Tf_{3-i}が落下急冷ガラスの仮想温度 (Tf_{1-i}) と 異なることに起因するエントロピーの差を式 (10b) によ り補正した値を Table 10 にまとめた。粘性測定により得 られた配置エントロピーは熱量測定に基づく値とよく一 致している。このことは、シリケイトメルトの粘性測定 が熱量測定の手法のひとつとして応用できる可能性を示 している。

粘性測定から得られた配置エントロピーは、非調和融 解をする鉱物の融点の推定と、より正確なメルトのエン トロピーの計算のために応用できる。例えば、JdとSa は非調和融解をするために融点が知られていない。しか し、融点とは固相一液相間のモルギブス自由エネルギー の差がゼロになる温度であり、熱力学的には H と S の 値から仮想的な融点(準安定調和融解温度, Metastable incongruent melting point)を定義することができる. Richet and Bottinga (1984b)は Clausius-Clapeyron の関 係に基づいて、Jd の融点を1100±100 K、Sa の融点を 1500±100 K と推定している. ΔS_{Tm} は ΔH_{Tm} を融点で割 ることにより得られるため(式 3)、融点の誤差はメルト のエントロピーに大きな誤差を引き起こす(式 2b).例え ば、Jd と Sa の±100 K の融点の誤差は、1573 K の準安 定融解エントロピー(Starsa - Starsa)に換算して±12%の 誤差を導く.

式 (9) において、 $\Delta S_{i,Tm_i}$ をある任意の温度 T_i における 融解エンタルピー ($\Delta H_{i,T_i}$) と Cp_i を用いて表すと、次式 を得る:

$$\mathbf{S}_{i,0}^{G(Tf_{3-i})} = \mathbf{S}_{Conf,i,Tf_{3-i}}^{L} = \int_{0}^{Tm_{i}} \mathbf{C} \mathbf{p}_{i}^{S} d\mathbf{T}$$
$$+ \left(\Delta \mathbf{H}_{i,T_{i}} + \int_{T_{i}}^{Tm_{i}} \mathbf{C} \mathbf{p}_{i}^{L} d\mathbf{T} \right) / Tm_{i}$$
$$+ \int_{Tm_{i}}^{Tf_{3-i}} \mathbf{C} \mathbf{p}_{i}^{L} d\mathbf{T} + \int_{Tf_{3-i}}^{0} \mathbf{C} \mathbf{p}_{i}^{G} d\mathbf{T}$$
(40)

従って、粘性測定による Stonf.i. T_{3-i} 、熱量測定によるメルトとガラスの比熱及び $\Delta H_{i,T_i}$ 、 固相の比熱を用いて、式 (40) を満たすように融点 (Tmi) を決定することができる. そのようにして求めた An, Ab, Di, En, Wo の融点を Table 10 に示す. Stonf.i. T_{3-i} について±10%、 T_{3-i} につい て±20 K の誤差を仮定すると、計算された融点は誤差の 範囲内で実際の値と一致する (Table 10). 同様にして Jd と Sa の準安定調和融解温度を求めると、それぞれ 1193 ±23 K および 1514±25 K と得られた. これらの融点の 値を用いることで、従来よりも正確にメルトのエントロ ピーを計算することができる.

5-4-2 多成分系シリケイトメルトの混合エントロピー

鉱物端成分と同様に、鉱物混合組成についても、粘性 率のデータに Adam-Gibbs の関係式を適用することでそ のガラスの仮想温度 (Tf_{3-a}) における混合組成の配置エ ントロピー (Stonf, a, Tf_{3-a}) が得られる.一方、混合組成の 配置エントロピーは、端成分のエントロピーを用いて式 (14b) により定義される.よって、式 (14b) で Tf_{1-i} = Tf_{3-i}及び T = Tf_{3-a} と置けば、粘性測定により決定した 配置エントロピー (Stonf, a, Tf_{3-a}, Stonf, a, Tf₃) と熱量測定に よる比熱の値から、そのメルトの混合エントロピー (Stong, a) を求めることができる.この手法は、メルトの構 造に仮定を置かず、また熱量測定データと相平衡を組み 合わせた推定法などとは独立に Stong の定量的な値が得

菅原 透

られるという点で、とても重要である.

Neuville and Richet (1991) は En-Wo 系および Gr-Py 系メルトの粘性測定により得られた配置エントロピーに 基づき、メルトの混合モデルを評価した. Neuville and Richet (1991) により報告された配置エントロピーとガラ スの仮想温度, Table 1のメルトとガラスの比熱を用い て Shix.a を計算した結果を Fig. 14a に示す. 一般に, n ヶ 所の置換し得る席を持つ結晶において無秩序混合が生ず るとき、混合エントロピーは式(17a)により定義される S_{Mix}のn倍で表される. Fig. 14aに見られるように, En-Wo (MgSiO₃-CaSiO₃) 系メルトの $S_{Mix,a}^{L}$ は - R (X_{En} ln X_{En}+X_{wo}ln X_{wo}) で近似することができ, Gr-Py (Ca₃Al₂ Si_3O_{12} -Mg₃Al₂Si₃O₁₂) 系メルトの S^L_{Mix.a} は - 3R (X_{Gr} ln X_{Gr} $+X_{Pv} \ln X_{Pv}$) に近い値を示す. このことは、これらの系 では結晶と同様にメルトにおいても骨格構造が保たれた まま混合が生じており、En-Wo 系メルトでは1カ所, Gr-Py 系メルトでは3カ所の網目修飾酸化物の席におい て Ca と Mg の置換反応が生じていることを表す.

同様にして, An-Di 系メルトについて Taniguchi (1992) と Richet (1984) による粘性測定から得られた配 置エントロピーの値を用いて Shix.a を計算した結果とモ デル計算(2成分無秩序混合, Two-lattice モデル, MELTS) との比較を Fig. 14b に示す. なお, 粘性測定に 基づく Shix, の XAn に対する不規則な変化は粘性測定の 誤差に起因するものと考えられる.熱量測定によるこの 系の過剰エンタルピー (Fig. 9a) を用いて、相平衡関係 を満たすように(かつ熱量測定の誤差を考慮して) Shiix.a を求めると、Fig. 14bの影の領域の値となり、AnとDi 成分の無秩序混合(式 17a), 及び Two-lattice モデル(式 26) による混合エントロピーと一致する. これらの値は 粘性測定から得られた Shina と調和的であり、混合組成 のシリケイトメルトにおける Adam-Gibbs の関係,熱量 測定による Hia, 及び単純な 2 成分の無秩序混合の仮定 の正当性を示している。一方, MELTS (Ghiorso and Sack, 1995) で仮定されている SiO₂, Al₂O₃, Mg₂SiO₄, CaSiO₃の 無秩序混合により Shina を求めると、他の方法と比較し て有意に低い値となり、彼らのモデルが少なくとも単純 系には適用できないことを表している.

6. 今後の課題

マグマ組成のシリケイトメルトのエンタルピーとエン トロピーを定量・定式化する上で、今後必要な研究を以 下にまとめる.

過剰比熱はメルトの過剰エンタルピーに温度依存性を 生じさせる.本稿で示したように,シリケイトメルトに おける例外的に大きな過剰エンタルピー(Ab-Di 系)また





は小さな過剰エンタルピー(SiO₂-K₂O系)は、それらの系 の過剰比熱の存在に起因すると考えられる.現在のとこ ろ、鉱物混合組成のメルトで過剰比熱が確認されている のは Ab-Di 系のみであるが、NaAlO₂及び KAlO₂と CaO や MgO の交換反応(NF-NM の相互作用)を伴う系にお いて過剰比熱は一般的に存在するものであり、無視でき ないと考えられる.例えば Sa-Di, Ab-Fo, Jd-Di 系やそれ らを含む 3~4 成分系に対して落下法熱量測定を行うこ とによって、過剰比熱の組成変化を系統的に調べること が必要である.

シリケイトメルトの過剰エンタルピーは \pm 30 kJ/mol の大きさであり、多くの系では+5~-10 kJ/mol 以内の

小さな値である (Fig. 9). しかし, Fig. 8 に示したよう に, これは相平衡の熱力学計算においては無視すること ができない大きさである. 逆温度落下法による直接熱量 測定は誤差が大きく (~±15 kJ/mol), 過剰エンタル ピーの測定には向いていない. また, DSC による直接測 定は実験可能な組成範囲が限られる. 本稿でも示したよ うに, ガラスの酸化物メルト溶解熱測定と落下法熱量測 定または端成分の比熱の組み合わせによる間接測定(式 33, 35) は, それぞれの誤差を考慮しても, 比較的高い 精度 (~±2 kJ/mol) でメルトの過剰エンタルピーを得 ることができる. 従って, 過剰エンタルピーの測定は, これらの間接測定による方法と DSC による直接測定を 相互に比較検討しながら進めるべきであろう.

これまでの研究は、熱量測定による過剰エンタルピー の定量的検出それ自体が主な目的であったために、実験 系も CaO-MgO-Al₂O₃-SiO₂から成る鉱物混合系が主体で あった.しかし今後は、Feを含むよりマグマ組成に近い 多成分の鉱物混合系(例えば、Di-Fa-An-Ab, Fo-Fa-Di-An-Ab-Sa 系など)についての過剰エンタルピーの測定 データの蓄積が求められる.また、いくつかの鉱物端成 分の融解エンタルピーは、過剰エンタルピーの値に匹敵 するかまたはそれ以上の大きさの誤差を有する(>5kJ/ mol, Table 4).既に融解熱の値が報告されている鉱物端 成分であっても、複数の独立な手法で測定を行い、より 正確な値を決定してゆくことが今後とも必要である.

将来的には、端成分のエンタルピーと混合組成の過剰 エンタルピーのコンパイルに基づいて、本稿で行ったの と同様な方法で、シリケイトメルトのエンタルピーを適 当な端成分組成の関数として一般化することが必要であ ろう.そのようにして決定されたメルトのエンタルピー は、相平衡や元素分配の熱力学的な定式化のみならず、 様々な応用範囲を持つ。例えば、多成分系固溶体の熱力 学モデルの構築 (Sack and Ghiorso, 1994a, b; Sugawara, 2000, 2001)、メルトの部分モル体積の圧力依存性 (Gaetani et al., 1998)、多成分系メルトの拡散のモデル化 (Kress and Ghiorso, 1995) など、これまで MELTS モデ ルを用いて行われてきた種々の議題が、熱量測定に基づ くエンタルピーによって、より正当にモデル化されるこ ととなるだろう.

Adam-Gibbsの関係式を用いることで、シリケイトメ ルトの粘性率のデータからメルトの配置エントロピーと 混合エントロピーについての定量的な値を得ることがで きる.従って、シリケイトメルトの粘性測定は、メルト の熱量測定のひとつの手法として発展できる可能性があ る.これまでの多くの研究では、粘性率の温度依存性の 解釈のために熱量測定による配置エントロピーが利用さ れる程度に限られていた.しかし今後は、メルトのエン トロピーの決定を目的とした系統的な粘性測定の研究が 期待される. Fig. 14b に示したように、粘性率に基づく 混合エントロピーおよび熱量測定データと相平衡関係か ら推定される混合エントロピーを比較し、相互の誤差の 範囲内で妥当な値を最適化することによって、多成分系 メルトの混合エントロピーのデータを蓄積してゆく必要 がある.それらの値と種々のメルト構造のモデルに基づ く統計力学的な混合エントロピーの値を比較することで モデルの評価を行えば、将来的にはマグマ組成のシリケ イトメルトに適用できる構造モデルと混合エントロピー の一般式が得られるであろう.

引用文献

- Adam, G. and Gibbs, J. H. (1965) On the temperature dependence of cooperative relaxation properties in glass-forming liquids. J. Chem. Phys., 43, 139-146.
- Adamkovicova, K., Kosa, L. and Proks, I. (1980) The heat of fusion of CaSiO₃. *Silikaty*, **24**, 193-201.
- Adamkovicova, K., Nérad, I., Kosa, L., Liska, M. and Strecko, J. (1996) Enthalpic analysis of melts in the Ca₂MgSi₂O₇-CaSiO₃ system. *Chem. Geol.*, **128**, 107-112.
- Akaogi, M. (1990) Thermodynamics and stability relations of mantle minerals. In Dynamic processes of material transport and transformation in the Earth's interior (Marumo, F. ed.), 239-251. Terra Sci. Publ., Tokyo.
- Anderson, S. (1946) Measurements of mean specific heat of plate glass at high temperatures. J. Am. Ceram. Soc., 29, 368–370.
- Ariskin, A. A. (1999) Phase equilibria modeling in igneous petrology: use of COMAGMAT model for simulating fractionation of ferro-basaltic magmas and the genesis of high-almina basalt. J. Volcanol. Geotherm. Res., 90, 115–162.
- Ariskin, A.A. (2003) The compositional evolution of differentiated liquids from the Skaergaard Layered Series as determined by geochemical thermometry. *Russian J. Earth Sci.*, 5, 1–29.
- Ariskin, A. A., Frenkel, M. Y., Barmina, G. and Nielsen, R. L. (1993) COMAGMAT: A Fortran program to model magma differentiation processes. *Computers & Geosci*ences, 19, 1155-1170.
- Asimow, P. D. and Stolper, E. M. (1999) Steady-state mantle-melt interactions in one dimension: I. Equilibrium transport and melt focusing. J. Petrol. 40, 475-494.
- Bacon, C. R. (1977) High temperature heat content and heat capacity of silicate glasses: experimental determination and a model for calculation. Am. J. Sci., 277, 109– 135.
- Barkhatov, L. S., Kagan, D. N., Tsytsarkin, A. F., Shpilrain, E. E. and Yakimovich, K. A. (1973) Investigation of the thermodynamic properties of molten aluminum oxide. *Teplofiz. Vys. Temp.*, **11**, 1188–1191.

- Beattie, P. (1993) Olivine-melt and orthopyroxene-melt equilibria. Contrib. Mineral. Petrol., 115, 103-111.
- Beattie, P., Ford, C. and Russell, D. (1991) Partition coefficients for olivine-melt and orthopyroxene-melt system. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **109**, 212–224.
- Belton, G. R., Suito, H. and Gaskell, D. R. (1973) Free energies of mixing in the liquid iron-cobalt orthosilicates at 1450C. *Metallurgical Transactions*, 4, 2541–2547.
- Berman, R. G. (1988) Internally-consistent thermodynamic data for minerals in the system $Na_2O-K_2O-CaO-MgO-FeO-Fe_2O_3-Al_2O_3-SiO_2-TiO_2-H_2O-CO_2$. J. Petrol., 29, 445–522.
- Berman, R. G. and Brown, T. H. (1984) A thermodynamic model for multicomponent melts, with application to the system CaO-Al₂O₃-SiO₂. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 48, 661–678.
- Berman, R. G. and Brown, T. H. (1985) Heat capacity of minerals in the system Na₂O-K₂O-CaO-MgO-FeO-Fe₂ O₃-Al₂O₃-SiO₂-TiO₂-H₂O-CO₂: representation, estimation, and high temperature extrapolation. *Contrib. Mineral. Petrol*, **89**, 168–183.
- Berman, R.G. and Aranovich, L.Y. (1996) Optimized standard state and solution properties of minerals: I. Model calibration for olivine, orthopyroxene, cordierite, garnet, and ilmenite in the system FeO-MgO-CaO-Al₂O₃-TiO₂-SiO₂. Contrib. Mineral. Petrol., 126, 1–24.
- Bhattacharya, A. and Viswanath, T.A. (1985) Flory-Huggins' formulation, its validity and implications in retrieval of equilibrium temperature of binary and ternary systems at higher pressures, using liquid silicate data and 1 bar liquidus temperature. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **49**, 1737–1742.
- Blachnik, R., Besser, J., Wallbrecht, P. and Dreyer, K. (1996) An isoperibol drop calorimeter. *Thermochimica* Acta, 271, 85–92.
- Blander, M. and Pelton, A.D. (1987) Thermodynamic analysis of binary liquid silicates and prediction of ternary solution properties by modified quasichemical equations. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 51, 85-95.
- Bottinga, Y. and Weill, D. F. (1972) The viscosity of magmatic silicate liquid, a model for calculation. Am. J. Sci., 272, 438-475.
- Bottinga, Y. and Richet, P. (1996) Silicate melt structural relaxation: rheology, kinetics, and Adam-Gibbs theory. *Chem. Geol.*, **128**, 129-141.
- Bouhifd, M. A., Sipp, A. and Richet, P. (1999) Heat capacity, viscosity, and configurational entropy of alkali titanosilicate melts. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **63**, 2429– 2437.
- Bouhifd, M. A., Gruener, G., Mysen, B. O. and Richet, P. (2002) Premelting and calcium mobility in gehlenite $(Ca_2 Al_2 SiO_7)$ and pseudowollastonite $(CaSiO_3)$. *Phy. Chem. Mineral.*, **29**, 655–662.
- Briggs, J. (1975) Thermodynamics of the glass transition temperature in the system CaO-MgO-Al₂O₃-SiO₂. *Glass Ceramics Bull.*, **22**, 73–82.
- Brown, G.E.J., Farges, F. and Calas, G. (1995) X-ray

scattering and X-ray spectroscopy studies of silicate melts. In *Structure, dynamics and properties of silicate melts,* Vol. 32 (Stebbins, J.F., McMillan, P.F. and Dingwell, D.B. eds), 317–410. Mineralogical Society of America.

- Carmichael, I. S. E., Nicholls, J., Spera, F. J., Wood, B. J. and Nelson, S. A. (1977) High-temperature properties of silicate liquids: applications to the equilibration and ascent of basic magma. *Phil. Trans. R. Soc. Lond.*, A. 286, 373-431.
- Carpenter, M. A., Putnis, A., Navrotsky, A. and McConnell, J. D. C. (1983) Enthalpy effects associated with Al/Si ordering in anhydrous Mg-cordierite. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 47, 899–906.
- Chakraborty, S. (1995) Diffusion in silicate melts. In Structure, dynamics and properties of silicate melts, Vol. 32 (Stebbins, J. F., McMillan, P. F. and Dingwell, D. B. eds), 411-503. Mineralogical Society of America.
- Chakraborty, S. and Ganguly, J. (1994) A method to constrain thermodynamic mixing properties and diffusion data in multicomponent solution. In *Reactive phase* formation at interfaces and diffusion processes, Vol. Materials Science Forum 155-156 (Bocquet, J. L. and Limoge, Y. eds), 279-284. Trans Tech Publishers, Aedermannsdorf, Switzerland.
- Chakraborty, S., Dingwell, D. B. and Rubie, D. C. (1995) Multicomponent diffusion in ternary silicate melts in the system $K_2O-Al_2O_3$ -SiO₂: II. Mechanisms, systematics, and geological applications. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **59**, 265–277.
- Chartrand, P. and Pelton, A. D. (1999) Modeling the charge compensation effect in silica-rich Na₂O-K₂O-Al₂O₃-SiO₂ melts. *Calphad*, **23**, 219–230.
- Chastel, R., Bergman, C., Rogez, J. and Mathieu, J. C. (1987) Excess thermodynamic function in ternary Na₂O-K₂O-SiO₂ melts by Knudsen sell mass spectrometry. *Chem. Geol.*, 62, 19-29.
- Cheng, W. and Ganguly, J. (1994) Some aspects of multicomponent excess free energy models with subregular binaries. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **58** (18), 3763-3767.
- Cooper, A. R. (1965) Model for multi-component diffusion. *Phy. Chem. Glass.*, 6, 55-61.
- Cordfunke, E. H. P. and Westrum, E. F. J. (1988) The thermodynamic properties of β -UO₃ and γ -UO₃. *Thermochimica Acta*, **124**, 285–296.
- Coughlin, J. P., King, E. G. and Bonnickson, K. R. (1951) High-temperature heat content of ferrous oxide, magnetite and ferric oxide. J. Am. Chem. Soc., 73, 3891–3893.
- Courtial, P. and Richet, P. (1993) Heat capacity of magnesium aluminosilicate melts. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 57, 1267–1275.
- Courtial, P., Téqui, C. and Richet, P. (2000) Thermodynamics of diopside, anorthite, pseudowollastonite, CaMgGeO₄ olivine, and akermanite up to near the melting point. *Phy. Chem. Mineral.*, 27, 242–250.
- Darken, L.S. (1948) Diffusion, mobility and their interrela-

マグマの熱力学的性質: レビューと今後の課題

tion through free energy in binary metallic systems. *Trans. AIME*, 175, 184–201.

- Darken, L. S. and Gurry, R. W. (1946) The system Iron-Oxygen. II. Equilibrium and thermodynamics of liquid oxide and other phases. J. Am. Chem. Soc., 68, 798-816.
- Davis, M. J. (1999) The effect of water on the viscosity of silicate melts: a configurational entropy approach. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **63**, 167-173.
- DeYoreo, J. J., Lange, R. A. and Navrotsky, A. (1995) Scanning calorimetric determinations of the heat contents of diopside-rich systems during melting and crystallization. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 59, 2701–2707.
- Doyle, C. D. (1988) Prediction of the activity of FeO in multicomponent magma from known values in [SiO₂-KAIO₂-CaAl₂Si₂O₈]-FeO liquids. Geochim. Cosmochim. Acta, 52, 1827–1834.
- Doyle, C. D. and Naldrett, A. J. (1986) Ideal mixing of divalent cations in mafic magma and its effect on the solution of ferrous oxide. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 50, 435-443.
- Doyle, C. D. and Naldrett, A. J. (1987) Ideal mixing of divalent cations in mafic magma. II. The solution of NiO and the partitioning of nickel between coexisting olivine and liquid. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **51**, 213-219.
- Egorov, V. N., Kondratenkov, V. I. and Kilesso, V. S. (1972) Thermophysical properties of some glasses and glass ceramics. *Teplofiz. Vys. Temp.*, **10**, 1122–1123.
- Fabrichnaya, O.B. and Nérad, I. (2000) Thermodynamic properties of liquid phase in the CaO SiO₂-CaO Al₂O₃ 2SiO₂-2CaO Al₂O₃ SiO₂ system. J. Eur. Ceram. Soc., 20, 505-515.
- Fei, Y., Saxena, S. K. and Eriksson, G. (1986) Some binary and ternary silicate solution models. *Contrib. Mineral. Petrol.*, 94, 221–229.
- Ferrier, A. (1968) Mesure de l'enthaplie du diopside synthétique entre 298 et 1885 K. C. R. Acad. Sc. Paris, t. 267, série C, 101–103.
- Fraser, D. G. and Bottinga, Y. (1985) The mixing properties of melts and glasses in the system NaAlSi₃ O₈-KAlSi₃O₈: comparison of experimental data obtained by Kundsen cell mass spectrometry and solution calorimetry. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **49**, 1377–1381.
- Fraser, D. G., Rammensee, W. and Hardwick, A. (1985) Determination of the mixing properties of molten silicates by Kundsen cell mass spectrometry-II. The systems (Na-K) AlSi₄O₁₀ and (Na-K) AlSi₅O₁₂. Geochim. Cosmochim. Acta, 49, 349–359.
- Furukawa, G. T., Douglas, T. B., McCoskey, R. E. and Ginnings, D. C. (1956) Thermal properties of aluminum oxide from 0° to 1200° K. J. Res. Nat. Bur. Stand., 57, 67–83.
- Gaetani, G. A., Asimow, P. D. and Stolper, E. M. (1998) Determination of the partial molar volume of SiO_2 in silicate liquids at elevated pressures and temperatures: a new experimental approach. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **62**, 2499–2508.
- Gaillard, F., Pichavant, M. and Scaillet, B. (2003) Experi-

mental determination of activities of FeO and Fe_2O_3 components in hydrous silicic melts under oxidizing conditions. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 67, 4389–4409.

- Gan, H., Wilding, M. C. and Navrotsky, A. (1996) Ti⁴⁺ in silicate melts: energetics from high-temperature calorimetric studies and implications for melt structure. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **60**, 4123–4131.
- Gaune-Escard, M. and Bros, J. P. (1974) High temperature calorimetry up to 1800 K. Can. Met. Quart., 13, 335-338.
- Ghiorso, M.S. and Carmichael, I.S.E. (1980) A regular solution model for met-aluminous silicate liquid: applicaitons to geothermometry, immiscibility, and the source regions of basic magmas. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **71**, 323-342.
- Ghiorso, M.S. and Sack, R.O. (1995) Chemical mass transfer in magmatic processes IV. A revised and internally consistent thermodynamic model for the interpolation and extrapolation of liquid-solid equilibria in magmatic systems at elevated temperatures and pressures. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **119**, 197–212.
- Ghiorso, M.S., Carmichael, I.S.E., Rivers, M.L. and Sack, R.O. (1983) The Gibbs Free Energy of mixing of natural silicate liquids: an expanded regular solution approximation for the calculation of magmatic intensive variables. *Contrib. Mineral. Petrol.*, 83, 107-145.
- Ghiorso, M.S., Hirschmann, M.M., Reiners, P.W. and Kress, V.C. III. (2002) The pMELTS: a revision of MELTS for improved calculation of phase relations and major element partitioning related to partial melting of the mantle to 3 GPa. Geochem. Geophys. Geosyst., 3 (5), OI 10.1029/2001GC000217.
- Ginnings, D. C. and Corruccini, R. J. (1947) An improved ice calorimeter—the determination of its calibration factor and the density of ice at 0°C. J. Res. Nat. Bur. Stand. 38, 583-591.
- Gottschalk, M. (1997) Internally consistent thermodynamic data for minerals in the system SiO₂-TiO₂-Al₂O₃-Fe₂O₃-CaO-MgO-FeO-K₂O-Na₂O-H₂O-CO₂. *Euro. J. Mineral.* 9, 175-223.
- Haggerty, J. S., Cooper, A. R. J. and Heasley, J. H. (1968) Heat capacity of three inorganic glasses and liquids and supercooled liquids. *Phy. Chem. Glass*, 9, 47-51.
- Hallstedt, B., Hillert, M., Selleby, M. and Sundman, B. (1994) Modelling of acid and basic slags. *Calphad*, 18, 31-37.
- Hart, S. R. and Davis, K. E. (1978) Nickel partitioning between olivine and silicate melt. *Earth Planet. Sci. Lett.*, 40, 203-219.
- Helffrich, G. and Wood, B. (1989) Subregular model for multicomponent solutions. Am. Mineral., 74, 1016-1022.
- Henry, D. J., Navrotsky, A. and Zimmermann, H. D. (1982) Thermodynamics of plagioclase-melt equilibria in the system albite-anorthite-diopside. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 46, 381–391.
- Hervig, R. L. and Navrotsky, A. (1984) Thermochemical study of glasses in the system NaAlSi₃O₈-KAlSi₃O₈-Si₄O₈ and the join Na_{1.6}Al_{1.6}Si_{2.4}O₈-K_{1.6}Al_{1.6}Si_{2.4}O₈. Geochim.

Cosmochim. Acta, 48, 513-522.

- Hervig, R. L., Scott, D. and Navrotsky, A. (1985) Thermochemistry of glasses along joins of pyroxene stoichiometry in the system Ca₂Si₂O₆-Mg₂Si₂O₆-Al₄O₆. Geochim. Cosmochim. Acta, 49, 1497–1501.
- Hess, P. C. (1995) Thermodynamic mixing properties and the structure of silicate melts. In *Structure, dynamics and properties of silicate melts,* Vol. 32 (Stebbins, J. F., McMillan, P. F. and Dingwell, D. B. eds), 145–189. Mineralogical Society of America.
- Hillert, M. (1997) Thermodynamic modelling of solutions. *Calphad*, **21**, 143-153.
- Hirao, K. and Soga, N. (1982) Heat capacity and Grüneisen parameter of alkali aluminosilicate glasses. *Yogyo-Kyokai-Shi*, **90**, 74–79.
- Hirschmann, M. M. and Ghiorso, M. S. (1994) Activities of nickel, cobalt, and manganese silicates in magmatic liquids and applications to olivine/liquid and to silicate/ metal partitioning. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **58**, 4109– 4126.
- Hirschmann, M. M., Ghiorso, M. S., Wasylenki, L. E., Asimow, P. D. and Stolper, E. M. (1998) Calculation of peridotite partial melting from thermodynamic models of minerals and melts I. Review of methods and comparison with experiments. J. Petrol., 39, 1091-1115.
- Hirschmann, M. M., Asimow, P. D., Ghiorso, M. S. and Stolper, E. M. (1999a) Calculation of peridotite partial melting from thermodynamic models of minerals and melts. III. Controls on isobaric melt production and the effect of water on melt production. J. Petrol., 40, 831– 851.
- Hirschmann, M. M., Ghiorso, M. S. and Stolper, E. M. (1999b) Calculation of peridotite partial melting from thermodynamic models of minerals and melts. II. Isobaric variations in melts near the solidus and owing to variable source composition. J. Petrol., 40, 297-313.
- Holland, T.J.B. and Powell, R. (1990) An enlarged and updated internally consistent thermodynamic dataset with nucertainties and correlations: the system K₂O-Na₂O-CaO-MgO-MnO-FeO-Fe₂O₃-Al₂O₃-TiO₂-SiO₂-C-H₂-O₂. J. Metamorphic Geol., 8, 89–124.
- Holzheid, A., Palme, H. and Chakraborty, S. (1997) The activites of NiO, CoO and FeO in silicate melts. *Chem. Geol.*, **139**, 21–38.
- Hon, R., Henry, D.J., Navrotsky, A. and Weill, D.F. (1981) A thermochemical calculation of the pyroxene saturation surface in the system diopside-albite- anorthite. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 45, 157–161.
- Hovis, G. L. (1984) A hydrofluoric acid solution calorimetric investigation of glasses in the system NaAlSi₃O₈-KAlSi₃O₈ and NaAlSi₃O₈-Si₄O₈. Geochim. Cosmochim. Acta, 48, 523-525.
- Hummel, W. and Arndt, J. (1985) Variation of viscosity with temperature and composition in the plagioclase system. *Contrib. Mineral. Petrol.* **90**, 83-92.
- Iwamori, H., McKenzie, D. and Takahashi, E. (1995) Melt generation by isentropic mantle upwelling. *Earth Planet*.

Sci. Lett., 134, 253-266.

- Jackson, S. L. (1989) Extension of Wohl's ternary asymmetric solution model to four and n components. Am. Mineral., 74, 14-17.
- 神戸博太郎・小澤丈夫 (1992) 新版 熱分析. 講談社サイ エンティフィック, 290 p.
- 神本正行・高橋義夫 (1986) DSC による精密熱容量測定. 熱測定, 13, 9-16.
- Kelley, K. K., Barany, R., King, E. G. and Christensen, A. U. (1959) Some thermodynamic properties of fluorphlogopite mica. U.S. Bur. Mines Rep. Invest., 5436, 16.
- Kelley, K. K. (1960) High-temperature heat-content, heatcapacity, and entropy data for the elements and inorganic compounds. U.S. Bureau of Mines Bull., 584, 232.
- King, E. G., Orr, R. L. and Bonnickson, K. R. (1954) Low-temperature heat capacity, entropy at 298.16 K and high-temperature heat content of sphene (CaTiSiO₅). J. Am. Chem. Soc., **70**, 4320–4321.
- Kleppa, O.J. (1972) Oxide melt solution calorimetry. Colloques internationaux du C.N.R.S., No. 201-Thermochimie, 119–127.
- Knoche, R., Dingwell, D. B. and Webb, S. L. (1995) Melt densities for leucogranites and granitic pegmatites: partial molar volumes for SiO₂, Al₂O₃, Na₂O, K₂O, Li₂O, Rb₂O, Cs₂O, MgO, CaO, SrO, BaO, B₂O₃, P₂O₅, F₂O⁻¹, TiO₂, Nb₂O₅, Ta₂O₅, and WO₃. Geochim. Cosmochim. Acta, 59, 4645–4652.
- 糀谷 浩・赤荻正樹 (1994) 高温熱量測定法によるマン トル岩石の融解熱の決定. 熱測定, 23, 187-196.
- Kojitani, H. and Akaogi, M. (1995) Measurement of heat of fusion of model basalt in the system diopsideforsterite-anorthite. *Geophys. Res. Lett.*, 22, 2329-2332.
- Kojitani, H. and Akaogi, M. (1997) Melting enthalpies of mantle peridotite: calorimetric determinations in the system CaO-MgO-Al₂O₃-SiO₂ and application to magma generation. *Earth Planet. Sci. Lett.*, **153**, 209–222.
- Kosa, L., Adamkovicova, K. and Proks, I. (1981) Determining the heat of incongruent decomposition of merwinite. *Silikaty Prague*, 25, 199–208.
- Kosa, L., Tarina, I., Adamkovicova, K. and Proks, I. (1992) Enthalpic analysis of melts in the CaO SiO₂ (CS)-CaO Al₂ O₃ 2SiO₂ (CAS2)-2CaO Al₂ O₃ SiO₂ (C2AS) system. Geochim. Cosmochim. Acta, 56, 2643-2655.
- Köther, W. and Müller, F. (1976) Zur thermochemie des system PbO-SiO₂. Z. Anorg. Allg. Chem., 429, 91-98.
- Kress, V.C. and Ghiorso, M.S. (1995) Multicomponent diffusion in basaltic melts. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **59**, 313-324.
- Kubaschewski, O. and Alcock, C. B. (1979) Metallurgical thermochemistry, 5th Ed., 268-356. Pergamon Press.
- Kuritani, T. (1999a) Boundary layer fractionation constrained by differential information from the Kutsugata lava flow, Rishiri Volcano, Japan. J. Geophys. Res. 104, 29401-29417.
- Kuritani, T. (1999b) Thermal and compositional evolution of a cooling magma chamber by boundary layer

マグマの熱力学的性質: レビューと今後の課題

fractionation: model and its application for primary magma estimation. Geophys. Res. Lett., 26, 2029-2032.

- Lange, R. A. (1997) A revised model for the density and thermal expansivity of K₂O-Na₂O-CaO-MgO-Al₂O₃-SiO₂ liquids from 700 to 1900 K: extension to crustal magmatic temperatures. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **130**, 1–11.
- Lange, R.A. (2003) The fusion curve of albite revisited and the compressibility of NaAlSi₃O₈ liquid with pressure. *Am. Mineral.*, **88**, 109–120.
- Lange, R.A. and Carmichael, I.S.E. (1990) Thermodynamic properties of silicate liquids with emphasis of density, thermal expansion and compressibility. *Reviews in Mineralogy*, 24 (Modern Methods of Igneous Petrology: Understanding Magmatic Processes), 25-63.
- Lange, R. A. and Navrotsky, A. (1992) Heat capacites of Fe₂O₃-bearing silicate liquids. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **110**, 311–320.
- Lange, R. A. and Navrotsky, A. (1993) Heat capacities of TiO₂-bearing silicate liquids: evidence for anomalous changes in configurational entropy with temperature. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **57**, 3001–3011.
- Lange, R.A., DeYoreo, J.J. and Navrotsky, A. (1991) Scanning calorimetric measurement of heat capacity during incongruent melting of diopside. *Am. Mineral.*, 76, 904–912.
- Lange, R. A., Cashman, K. V. and Navrotsky, A. (1994) Direct measurements of latent heat during crystallization and melting of a ugandite and an olivine basalt. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **118**, 169–181.
- Langmuir, C. H. and Hanson, G. N. (1981) Calculating mineral-melt equilibria with stoichiometry, mass balance, and single-component distribution coefficients. Springer.
- Lee, Y. H. and Itagaki, K. (1986) Thermodynamic study of liquid Sb-S and Sb₂S₃-FeS systems by the use of a dropcalorimeter. *Trans. Japan Inst. Met.*, **27**, 987–995.
- Liang, Y. and Davis, A. M. (2002) Energetics of multicomponent diffusion in molten CaO-Al₂O₃-SiO₂. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 66, 635–646.
- Longhi, J. (1978) The distribution of Fe and Mg between olivine and lunar basaltic liquids. *Geochim. Cosmochim.* Acta, 42, 1545-1558.
- Mah, A. D. (1960) Thermodynamic properties of manganese and its compounds. U.S. Bur. Mines Report. Investig., 5600.
- Martens, R. M., Rosenhauer, M., Butner, H. and Gehlen, K. V. (1987) Heat capacity and kinetic parameters in the glass transformation interval of diopside, anorthite and albite glass. *Chem. Geol.*, 62, 49–70.
- Matsuzaki, K., Higano, Y., Katsumata, K. and Ito, K. (1998) Activity measurement of FeOt-SiO₂-TiO₂-(CaO, MgO, AlO_{1.5}) melts in equilibrium with solid iron. *Iron and Steel Ins. Japan*, **38**, 1147–1149.
- McKenzie, D. and Bickle, M.J. (1988) The volume and composition of melt generated by extension of the lithosphere. J. Petrol., 29, 625–679.
- Morita, K., Kume, K. and Sano, N. (2000) A newly developed method for determining SiO₂ activity of the

silicate slags equilibrated with molten silicon alloys. *ISIJ* International, **40**, 554–560.

- Mukhopadhyay, B., Basu, S. and Holdaway, M. J. (1993) A discussion of Margules-type formulations for multicomponent solutions with a generalized approach. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 57, 277–283.
- Murphy, W. M. (1977) An experimental study of solidliquid equilibria in the albite-anorthite-diopside system.M. S. Thesis, University of Oregon.
- Mysen, B. (1997) Aluminosilicate melts: structure, composition and temperature. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **127**, 104–118.
- Navrotsky, A. (1977) Progress and new directions in high temperature calorimetry. *Phy. Chem. Mineral.*, 2, 89-104.
- Navrotsky, A. (1994) Physics and Chemistry of Earth Materials. Cambridge University Press, Cambridge UK.
- Navrotsky, A. (1995) Energetics of silicate melts. In Structure, dynamics and properties of silicate melts, Vol. 32 (Stebbins, J. F., McMillan, P. F. and Dingwell, D. B. eds), 121-143. Mineralogical Society of America.
- Navrotsky, A. and Kleppa, O.J. (1973) Estimate of enthalpies of formation and fusion of cordierite. J. Am. Ceram. Soc., 56, 198–199
- Navrotsky, A., Hon, R., Weill, D. F. and Henry, D. J. (1980) Thermochemistry of glasses and liquids in the systems CaMgSi₂O₆-CaAl₂Si₂O₈-NaAlSi₃O₈, SiO₂-CaAl₂ Si₂O₈-NaAlSi₃O₈ and SiO₂-Al₂O₃-CaO-Na₂O. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **44**, 1409–1423.
- Navrotsky, A., Zimmermann, H. D. and Hervig, R. L. (1983) Thermochemical study of glasses in the system CaMgSi₂O₆-CaAl₂SiO₆. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 47, 1535–1538.
- Navrotsky, A., Ziegler, D., Oestrike, R. and Maniar, P. (1989) Calorimetry of silicate melts at 1773 K: measurement of enthalpies of fusion and of mixing in the systems diopside-anorthite-albite and anorthite-forsterite. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **101**, 122–130.
- Navrotsky, A., Maniar, P. and Oestrike, R. (1990) Energetics of glasses in the system diopside-anorthiteforsterite. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **105**, 81–86.
- Naylor, B. F. (1945) High-temperature heat contents of sodium metasilicate and sodium disilicate. J. Am. Chem. Soc., 63, 466-467.
- Naylor, B. F. and Cook, O. A. (1946) High-temperature heat contents of the metatitanates of calcium, iron and magnesium. J. Am. Chem. Soc., 68, 1003–1005.
- Nerád, I., Fabrichnaya, O., Kosa, L., Miksíková, E., and Sausová, S. (1999) Calorimetric data and phase equilibria assessment in silicate systems optimization of mixing properties of silicate melts. J. Therm. Anal. Calorimetry, 56, 395-400.
- 日本熱測定学会 (1998) 熱量測定・熱分析ハンドブック. 丸善, 318 p.
- Neuville, D. R., Courtial, P., Dingwell, D. B. and Richet, P. (1993) Thermodynamic and rheological properties of rhyolite and andesite melts. *Contrib. Mineral. Petrol.*,

113, 572-581.

- Neuville, D. R. and Richet, P. (1991) Viscosity and mixing in molten (Ca, Mg) pyroxenes and garnets. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **55**, 1011–1019.
- Nielsen, R. L. and Dungan, M. A. (1983) Low pressure mineral-melt equilibria in natural anhydrous mafic systems. Contrib. Mineral. Petrol., 84, 310-326.
- Ochs, F.A. and Lange, R.A. (1999) The density of hydrous magmatic liquids. *Science*, 283, 1314-1317.
- O'Neill, H. S. C. and Eggins, S. M. (2002) The effect of melt composition on trace element partitioning: an experimental investigation of the activity coefficients of FeO, NiO, CoO, MoO₂ and MoO₃ in silicate melts. *Chem. Geol.*, **186**, 151–181.
- Orisini, P. G., Buri, A. and Marotta, A. (1975) Devitrification of glasses in the akermanite-gehlenite system. J. Am. Chem. Soc., 58, 306-311.
- Orr, R. L. (1953) High temperature heat contents of magnesium orthosilicate and ferrous orthosilicate. J. Am. Chem. Soc., 75, 528-529.
- Osborn, E. F. (1942) The system CaSiO₃-diopside-anorthite. Am. J. Sci. 240, 751-788.
- Pagador, R. U. 日野光久 板垣乙未生 (1998) ニッケル 合金と FeOx-MgO-SiO₂ 系ないしは FeOx-CaO-MgO-SiO₂系スラグ間の相平衡. 資源と素材, 114, 127–132.
- Pool, M. S., Bredel, B. and Schultheiss, E. (1979) Application of the Setaram high temperature calorimeter for determination of mixing enthalpies of liquid alloys. *Thermochimica Acta*, 28, 349–358.
- Proks, I., Eliasova, M., Pach, L. and Zlatovsky, I. (1967) Calorimeter for measurement of heats of solution. *Chemické Zvesti*, **21**, 908-919.
- Proks, I., Eliasova, M., Zlatovsky, I. and Zauska, J. (1977 a) High temperature drop calorimeter for the determination of increases in enthalpy. *Silikaty*, 21, 253-264.
- Proks, I., Eliasova, M. and Kosa, L. (1977b) The heat of fusion of akermanite. *Silikaty*, 21, 3-11.
- Rammensee, W. and Fraser, D. G. (1982) Determination of activities in silicate melts by Knudsen cell mass spectrometry—I. The system NaAlSi₃O₈-KAlSi₃O₈. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **46**, 2269–2278.
- Rammensee, W. and Fraser, D. G. (1987) The effects of changing Si/Al ratio on the mixing of melts in the system NaAlSiO₄-KAlSiO₄-SiO₂. *Chem. Geol.*, **62**, 103–110.
- Reyes, R. A. and Gaskell, D. R. (1983) The thermodynamic activity of ZnO in silicate melts. *Metallurgical Transactions B*, 14B, 725-731.
- Richet, P. (1984) Viscosity and configurational entropy of silicate melts. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 48, 471-483.
- Richet, P. (1987) Heat capacity of silicate glasses. Chem. Geol., 62, 111-124.
- Richet, P. and Bottinga, Y. (1980) Heat capacity of liquid silicates: new measurements on NaAlSi₃O₈ and K_2 Si₄O₉. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 44, 1535–1541.
- Richet, P. and Bottinga, Y. (1984a) Anorthite, andesine, wollastonite, diopside, cordierite and pyrope: thermodynamics of melting, glass transitions, and properties of the

amorphous phases. Earth Planet. Sci. Lett., 67, 415-432.

- Richet, P. and Bottinga, Y. (1984b) Glass transitions and thermodynamic properties of amorphous SiO_2 , $NaAlSi_nO_{2n+2}$ and $KAlSi_3O_8$. Geochim. Cosmochim. Acta, 48, 453–470.
- Richet, P. and Bottinga, Y. (1985) Heat capacity of aluminum-free liquid silicates. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 49, 471-486.
- Richet, P. and Bottinga, Y. (1986) Thermochemical properties of silicate glasses and liquids: a review. *Rev. Geophys.*, 24, 1-25.
- Richet, P. and Fiquet, G. (1991) High-temperature heat capacity and premelting of minerals in the system MgO-CaO-Al₂O₃-SiO₂. J. Geophys. Res., 96, 445-456.
- Richet, P. and Neuville, D. R. (1992) Thermodynamics of silicate melts: configurational properties. In Adv. Phys. Geochem., Vol. 11 (Saxena, S. ed), 132-160. Springer-Verlag.
- Richet, P. and Bottinga, Y. (1995) Rheology and configurational entropy of silicate melts. In *Structure, dynamics and properties of silicate melts*, Vol. 32 (Stebbins, J. F., McMillan, P. F. and Dingwell, D. B. eds), 67-93. Mineralogical Society of America.
- Richet, P., Bottinga, Y., Denielou, L., Petitet, J. P. and Téqui, C. (1982) Thermodynamic properties of quartz, cristobalite and amorphous SiO₂: drop calorimetry measurements between 1000 and 1800 K and a review from 0 to 2000 K. Geochim. Cosmochim. Acta, 46, 2639-2658.
- Richet, P., Robie, R.A. and Hemingway, B.S. (1986) Low-temperature heat capacity of diopside glass (CaMgSi₂O₆): a calorimetric test of the configurationalentropy theory applied to the viscosity of liquid silicates. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **50**, 1521–1533.
- Richet, P., Robie, R. A., Rogez, J., Hemingway, B.S. and Courtial, P. (1990) Thermodynamics of open networks: ordering and entropy in NaAlSiO₄ glass, liquid, and polymorphs. *Phy. Chem. Mineral.*, 17, 385-394.
- Richet, P., Robie, R.A. and Hemingway, B.S. (1991) Thermodynamic properties of wollastonite, pseudowollastonite and CaSiO₃ glass and liquid. *Eur. J. Mineral.*, 3, 475–484.
- Richet, P., Leclerc, F. and Benoist, L. (1993a) Melting of forsterite and spinel, with implications for the glass transition of $Mg_2 SiO_4$ liquid. *Geophys. Res. Lett.*, **20**, 1675–1678.
- Richet, P., Robie, R.A. and Hemingway, B.S. (1993b) Entropy and structure of silicate glasses and melts. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 57, 2751-2766.
- Richet, P., Lejeune, A.-M., Holtz, F. and Roux, J. (1996) Water and the viscosity of andesite melts. *Chem. Geol.*, **128**, 185-197.
- Richter, F. M. (1993) A method for determing activitycomposition relations using chemical diffusion in silicate melts. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 57, 2019–2032.
- Robie, R.A. and Hemingway, B.S. (1972) Calorimeters for heat of solution and low temperature heat capacity measurements. U.S. Geol. Surv. Prof. Paper, 755.

- Robie, R. A., Hemingway, B. S. and Fisher, J. R. (1978) Thermodynamic properties of minerals and related substances at 298.15 K and 1 bar (10⁵ pascals) and at high temperatures, U.S. Geol. Surv. Bull., 1452, 456 p.
- Ryerson, F. J. (1985) Oxide solution mechanisms in silicate melts: systematic variations in the activity coefficient of SiO₂. Geochim. Cosmochim. Acta, 49, 637–649.
- Romano, C., Poe, B., Mincione, V., Hess, K.U. and Dingwell, D.B. (2001) The viscosities of dry and hydrous XAISi₃O₈ (X = Li, Na, K, Ca_{0.5}, Mg_{0.5}) melts. *Chem. Geol.*, **174**, 115–132.
- Roskosz, M., Toplis, M.J. and Richet, P. (2004) The structural role of Ti in aluminosilicate liquids in the glass transition range: insights from heat capacity and shear viscosity measurements. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 68, 591-606.
- Sack, R.O. and Ghiorso, M.S. (1994a) Thermodynamics of multicomponent pyroxenes: I. Formulation of a general model. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **116**, 277-286.
- Sack, R. O. and Ghiorso, M. S. (1994b) Thermodynamics of multicomponent pyroxenes: III. Calibration of Fe²⁺ (Mg)₋₁, TiAl₂ (MgSi₂)₋₁, TiFe³⁺₂ (MgSi₂)₋₁, AlFe³⁺ (MgSi)₋₁, NaAl (CaMg)₋₁, Al₂ (MgSi)₋₁ and Ca(Mg)₋₁ exchange reactions between pyroxenes and silicate melts. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **118**, 271 296.
- Sack, R. O. and Ghiorso, M. S. (1998) Thermodynamics of feldspathoid solutions. *Contrib. Mineral. Petrol.*, 130, 256-274.
- Scarfe, C. M., Cronin, D. J., Wenzel, J. T. and Kauffman, S. A. (1983) Viscosity-temperature relationships at 1 atm in the system diopside-anorthite. *Am. Mineral.*, 68, 1083– 1088.
- Shannon, R. D. (1976) Revised effective ionic radii and systematic studies of interatomic distances in halides and chalcogenides. *Acta Crystallogr.*, A33, 751–767.
- Southard, J. C. (1941) A modified calorimeter for high temperatures. The heat content of silica, wollastonite and thorium dioxide above 25°. J. Am. Chem. Soc., 63, 3142–3146.
- Stebbins, J. F. (1995) Dynamics and structure of silicate and oxide melts: nuclear magnetic resonance studies. In *Structure, dynamics and properties of silicate melts,* Vol. 32(Stebbins, J. F., McMillan, P. F. and Dingwell, D. B. eds), 191–246. Mineralogical Society of America.
- Stebbins, J. F. and Carmichael, I. S. E. (1984) The heat of fusion of fayalite. Am. Mineral., 69, 292-297.
- Stebbins, J. F., Weill, D. F., Carmichael, I. S. E. and Moret, L. K. (1982) High temperature heat contents and heat capacities of liquids and glasses in the system NaAlSi₃O₈-CaAl₂Si₂O₈. Contrib. Mineral. Petrol., 80, 276-284.
- Stebbins, J. F., Carmichael, I. S. E. and Weill, D. F. (1983) The high temperature liquid and glass heat contents and the heats of fusion of diopside, albite, sanidine and nepheline. *Am. Mineral.*, 68, 717–730.
- Stebbins, J. F., Carmichael, I. S. E. and Moret, L. K. (1984) Heat capacities and entropies of silicate liquids and glasses. *Contrib. Mineral. Petrol.*, 86, 131-148.

- 菅原 透 (1998) カンラン石-メルトおよび斜長石-メル ト間の元素分配に関する研究の現状と課題.火山,43, 181-201.
- Sugawara, T. (1999) Empirical relationships between temperature, pressure, and MgO content in olivine and pyroxene saturated liquid. J. Geophys. Res., 105, 8457-8472.
- Sugawara, T. (2000) Thermodynamic analysis of Fe and Mg partitioning between plagioclase and silicate liquid. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **138**, 101–113.
- Sugawara, T. (2001) Ferric iron partitioning between plagioclase and silicate liquid: thermodynamics and petrological applications. *Contrib. Mineral. Petrol.*, 141, 659–686.
- Sugawara, T. and Akaogi, M. (2003a) Calorimetric measurements of fusion enthalpies for Ni₂SiO₄ and Co₂SiO₄ olivines and application to olivine-liquid partitioning. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **67**, 2683–2693.
- Sugawara, T. and Akaogi, M. (2003b) Heats of mixing of silicate liquid in the systems Diopside-Anorthite-Akermanite, Diopside-Anorthite-Forsterite and Diopside-Silica. Am. Mineral., 88, 1020–1024.
- Sugawara, T. and Akaogi, M. (2004) Calorimetry of liquids in the system Na₂O-Fe₂O₃-SiO₂. Am. Mineral., 89, 1586–1596.
- Suzuki, A. and Ohtani, E. (2003) Density of peridotite melts at high pressure. *Phy. Chem. Mineral.*, **30**, 449-456.
- Takahashi, E. (1978) Partitioning of Ni²⁻, Co²⁺, Fe²⁺, Mn²⁺ and Mg²⁺ between olivine and silicate melts: compositional dependence of partition coefficient. *Geochim. Cosmochim. Acta,* 42, 1829–1844.
- Tamura, S., Yokokawa, T. and Niwa, K. (1975) The enthalpy of beryllium fluoride from 456 to 1083 K by transposed-temperature drop calorimetry. J. Chem. Thermodynamics, 7, 633-643.
- Tangeman, J. A. and Lange, R. A. (1998) The effect of Al³⁻, Fe³⁻ and Ti⁴⁻ on the configurational heat capacities of sodium silicate liquids. *Phy. Chem. Mineral.*, 26, 83–99.
- Tangeman, J. A. and Lange, R. A. (2001) Determination of the limiting fictive temperature of silicate glasses from calorimetric and dilatometric methods: application to low-temperature liquid volume measurements. Am. Mineral., 86, 1331–1344.
- Tangeman, J. A., Phillips, B. L., Navrotsky, A., Weber, J. K. R., Hixon, A. D. and Key, T. S. (2001) Vitreous forsterite (Mg₂SiO₄): synthesis, structure, and thermochemistry. *Geophys. Res. Lett.*, 28, 2517–2520.
- Taniguchi, H. (1992) Entropy dependence of viscosity and the glass-transition temperature of melts in the system diopside-anorthite. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **109**, 295-303.
- Taniguchi, Y., Morita, K. and Sano, N. (1997) Activities of FeO in CaO-Al₂O₃-SiO₂-FeO and CaO-Al₂O₃-CaF₂-FeO slags. *ISIJ International*, **37**, 956–961.
- Tarina, I., Navrotsky, A. and Gan, H. (1994) Direct calorimetric measurement of enthalpies in diopsideanorthite-wollastonite. Geochim. Cosmochim. Acta, 58,

3665-3673.

140

- Tauber, P. and Arndt, J. (1987) The relationship between viscosity and temperature in the system anorthitediopside. Chem. Geol., 62, 71-81.
- Temkin, M. (1945) Mixtures of fused salts as ionic solutions. Acta Physicochimica URSS, 20, 411-420.
- Thompson, J. B., Jr. (1967) Thermodynamic preperties of simple solutions. In *Researches in Geochemistry 2* (Abelson, P.H.ed), 340-361. Wiley, New York.
- Toop, G. W. E. and Samis, C. S. (1962) Some new ionic concepts of silicate slags. Can. Met. Quart, 1, 129-156.
- Toplis, M. J. (1998) Energy barriers to viscous flow and the prediction of glass transition temperatures of molten silicates. *Am. Mineral.*, **83**, 480-490.
- Toplis, M. J. (2001) Quantitative links between microscopic properties and viscosity of liquids in the system SiO₂-Na₂O. *Chem. Geol.*, **174**, 321-331.
- Toplis, M. J. and Richet, P. (2000) Equilibrium density and expansivity of silicate melts in the glass transition range. *Contrib. Mineral. Petrol.*, **139**, 672–683.
- Toplis, M. J., Dingwell, D. B., Hess, K.-U. and Lenci, T. (1997) Viscosity, fragility and configurational entropy of melts along the join SiO₂-NaAlSiO₄. Am. Mineral., 82, 979-990.
- Toplis, M. J., Gottsmann, J., Knoche, R. and Dingwell, D.
 B. (2001) Heat capacities of haplogranitic glasses and liquids. *Geochim. Cosmochim. Acta*, 65, 1985–1994.
- Téqui, C., Robie, R. A., Hemingway, B. S., Neuville, D. R. and Richet, P. (1991) Melting and thermodynamic properties of pyrope (Mg₃ Al₂ Si₃ O₁₂). *Geochim. Cosmochim. Acta*, 55, 1005–1010.
- Ussler, W. III and Glazner, A. F. (1992) Graphical analysis of enthalpy-composition relationships in mixed magmas. J. Volcanol. Geotherm. Res., 51, 23-40.
- Waldbaum, D. R. and Robie, R. A. (1971) Calorimetric investigation of Na-K mixing and polymorphism in the alkali feldspars. Zeitschrift für Kristallographie, 134, 381– 420.
- Webb, S. (1998) Bulk moduli of (MgO, CaO, SrO, BaO) -Na₂O-SiO₂ melts. *Neues Jahrbuch für Mineralogie*, **172**, 161–176.
- Weill, D. F., Hon, R. and Navrotsky, A. (1980) The igneous system CaMgSi₂O₆-CaAl₂Si₂O₈-NaAlSi₃O₈: variations on a classic theme by Bowen. In *Physics of Magmatic Processes* (Hargraves, R. B. ed), 49–92. Princeton University Press.
- Yoder (1975) Heat of melting of simple systems related to basalts and eclogites. *Carnegie Inst. Washington Yearb.*, 74, 515-519.
- Ziegler, D. and Navrotsky, A. (1986) Direct measurements of the enthalpy of fusion of diopside. *Geochim. Cosmochim. Acta*, **50**, 2461-2466.
- Zigo, O., Adamkovicova, K., Kosa, L., Nerad, I. and Procks, I. (1987) Determination of the heat of fusion of 2CaO • Al₂O₃ • SiO₂ (gehlenite). *Chem. Papers*, **41**, 171-181.

付録

A1. ガラス転移エンタルピーを用いた鉱物の融解熱 の計算

Forsterite の融解熱は Richet *et al.* (1993a) が DSC に よる直接測定を行っており、2174 K において 142±14 kJ/mol と報告している. Richet *et al.* (1993a) は Fo の融 解において、実際の融点よりも約 100 K 低い温度からエ ンタルピーの連続的な増加が始まる premelting が生ず ることを報告した. 融解熱の大きな誤差は、premelting のために吸熱量の積分計算が正確に行えないことに起因 している. また彼らの DSC 測定では Al₂ O₃ の融解熱 (Barkhatov, *et al.* 1973) のみを標準試料として用い、単 位吸熱量の温度依存性を考慮していないため、実際の誤 差は彼らが報告しているよりもさらに大きいと推測され る.

Tangeman et al. (2001) は containerless technique によ る Fo の融解と急冷により、Fo をガラス化することに初 めて成功した. またこのガラスを用いて逆温度落下法熱 量測定 (298 K→1075 K) を行うことにより, 298 K の Fo のガラス転移エンタルピーとして 61.44±1.25 kJ/mol を 得た.本稿ではこの値と, Richet (1987) によるガラスの 部分モル比熱, Richet et al. (1993a) によるガラス転移温 度, Richet and Bottinga (1985) によるメルトの部分モル 比熱, 及び Richet and Figuet (1991) による Fo の比熱を 用いて,式 (4b) により Fo の融解エンタルピーを再計算 した結果, 138.9±2.6 kJ/mol を得た. 誤差はガラス転移 エンタルピーの誤差とガラス転移温度の推定誤差(±20 K) により求めた値である. 再計算の値は Richet et al. (1993a)による測定値の誤差の範囲内にある。本稿では すべての議論において、 $\Delta H_{Fo,2174} = 138.9 \pm 2.6 \text{ kJ/mol}$ を 用いた.

Richet and Bottinga (1984a, b) は En, An, Ab, Sa, Jd, Ne, Cd 組成のガラスとメルトの比熱を報告し, 既報の 溶解熱測定によるガラス化のエンタルピーと固相の比熱 の値を用いて, それぞれの融解エンタルピーの値を求め た. 彼らは固相の比熱について Robie et al. (1978) を用 いたが, Robie et al. (1978) の値は主に低温領域での測 定結果に基づいており,各鉱物の融点まで高温外挿をす ると,固相のエンタルピーの値を過剰見積もりする. 従って, Richet and Bottinga (1984a, b) がまとめた融解 エンタルピーの値は,全体的に過小見積もりされてい る.本稿では,Anについては Richet and Fiquet (1991) による高温領域までを含む測定値,それ以外については 比熱の高温外挿が議論されている Berman and Brown (1985) および Holland and Powell (1990) による比熱を用いて, 式 (4b) により各鉱物の融解エンタルピーを再計算した.

$(\Delta H_{Tm}).$
of fusion
vulate enthalpies o
s used to cald
eat capacitie
) and h
$(\Delta H_{V_{it}})$
vitrification
Enthalpies of
Table A1.

Minerlas	Formula	T _{sc} ^a K	ΔHvit at Tsc ^a kJ/mol	References of AHvit	Tf ₂ ^{b,c} K	Tm K	Refer Glass	ences of Liquid	Cp° Solid	ΔH _{Tm} ° kJ/mol
Forsterite	Mg ₂ SiO ₄	298	61.44 (±1.25)	Tangeman et al. (2001)	990 ^d (1)	2174	(9)	6	(6)	138.9 (±2.6)
Orthoenstatite	MgSiO ₃	974 974	42.09 (±0.73) 42.09 (±0.73)	Hervig et al. (1985) Hervig et al. (1985)	1020±50 (2) 1020±50 (2)	1834 1834	(9) (9)	(8)	(11)	69.5 (±2.9) 69.6 (±2.9)
Anorhite	CaAl ₂ Si ₂ 0 ₈	973 985	78.28 (±1.26) 77.79 (±1.23)	Y oder (1975) Weill et al. (1980)	1130±20 (3) 1130±20 (3)	1830±2 1830±2	(3)	(3)	6)	146.9 (±3.2) 146.3 (±3.1)
Albite	NaAlSi ₃ O ₈	323 985 323 985	48.77 (±1.88) 51.92 (±1.18) 48.77 (±1.88) 51.92 (±1.18)	Waldbaum and Robic (1971) Weill et al. (1980) Waldbaum and Robie (1971) Weill et al. (1980)	1096±20 (4) 985 (4) 1096±20 (4) 985 (4)	1393 1393 1393 1393	(4) (4) (4) (4)	(4) (4) (4) (4)	.(11) .(01) .(01)	65.0 (±2.4) 65.4 (±1.2) 63.5 (±2.4) 64.7 (±1.2)
Sanidine	KAISi ₃ 0 ₈	323 323	44.79 (±2.01) 44.79 (±2.01)	Waldbaum and Robie (1971) Waldbaum and Robie (1971)	1170±20 (4) 1170±20 (4)	1500±100 1500±100	(4)	(4) (4)	(11)	56.8 (±2.3) 54.3 (±2.4)
Jadeite	NaAlSi ₂ O ₆	985 985	55.13 (±0.75) 55.13 (±0.75)	Navrotsky et al. (1980) Navrotsky et al. (1980)	985 (4) 985 (4)	1100±100 1100±100	(4) (4)	(4)	(11)	58.7 (±0.8) 58.5 (±0.7)
Nepheline	NaAlSiO4	985 985	25.62 (±0.58) 25.62 (±0.58)	Navrotsky et al. (1980) Navrotsky et al. (1980)	(2) 990 (5) 990	1720±40 1720±40	(5) (5)	(5) (5)	(12)	46.4 (±0.5) 45.5 (±0.4)
Cordierite	Mg2Al4Si5O10	963 981 963 981	226.0 (±11.7) 208.7 (±7.1) 226.0 (±11.7) 208.7 (±7.1)	Navrotsky and Kleppa (1973) Carpenter et al. (1983) Navrotsky and Kleppa (1973) Carpenter et al. (1983)	1123 (3) 1053 (3) 1123 (3) 1053 (3)	1740±10 1740±10 1740±10 1740±10	(3) (3) (3) (3)	<u>3</u> 3 3 3	(10)	351.9 (±11.7) 348.4 (±7.1) 349.1 (±11.7) 345.5 (±7.1)
^a Temperatures of	solution calorii	metry (ex	cept for Mg ₂ SiO ₄). AHvit for Mg ₂ SiO ₄ was measured	l by transposed	-temperature drol	o calorime	try.		

マグマの熱力学的性質: レビューと今後の課題

^b Fictive temperatures of glass.

(6), calculated from partial molar Cp of Richet (1987); (7), calculated from partial molar Cp of Richet and Bottinga (1985); (8), Neuville and Richet (1991) ^c(1), Richet et al. (1993a); (2), Richet and Bottinga (1986); (3), Richet and Bottinga (1984b); (4), Richet and Bottinga (1984a); (5), Richet et al. (1990) (9), Richet and Fiquet (1991); (10), Berman and Brown (1985); (11), Holland and Powell (1990); (12), Sack and Ghiorso (1998) ^d Error is assumed as ± 20 K.

 $^{\circ}$ Errors of ΔH_{Tm} were calculated based on the errors of ΔH_{Vii} and $Tf_2.$

計算に用いた文献とその結果を Table A1 に示す. Table 4 には, Berman and Brown (1985)の比熱を用いた場合の結果をまとめた. ガラス化のエンタルピーについて複数のデータがある場合には, それぞれを用いて得られた $\Delta H_{i,Tm}$ の平均を採用した.

A2. ガラスの仮想温度の組成依存性について

式 (35) による過剰エンタルピーの計算では, 混合組 成での落下急冷ガラスの仮想温度 (Tf_{1-α})を必要とす る. Tf_{1-α} は落下法熱量測定による比熱に基づいて決定 されるが, 鉱物混合組成試料についてのガラス転移温度 近傍での測定例がほとんど無いために, Tf_{1-α}の値は知 られていないことが多い. もしも仮想温度の組成依存性 が仮想温度それ自体には依存しないならば, 式 (35) に おいて, Tf_{1-i}=Tf_{2-i}および Tf_{1-α}=Tf_{2-α}と仮定できる. Tf_{2-α} はガラスの熱膨張測定や粘性測定における構造緩 和状態での仮想温度である. Wo-En, Gr-Py, An-Di およ び An-Ab 系の熱膨張測定及び粘性測定から得られた Tf_{2-α} とそれらの端成分の値の平均との差 (Δ Tf = \sum_{i} X_iTf_{2-i}-Tf_{2-a})の組成変化を Fig. A1 に示す.

Tf_{2-a} は一般にそれらの端成分の平均よりも低く Δ **Tf** は常に正であり、また、 Δ **Tf** は組成に対して概ね対称的 な変化を示す. **Taniguchi** (1992) と**Toplis** (1998) は **Tf**_{2-a}を求めるための一般式について考察を行っている. しかし、いずれもメルトの混合エントロピーの正確な値 や粘性測定に基づく定数を必要とするために汎用的な手 法ではない. そこで本稿では Fig. A1 に示した Δ Tf の組 成変化を経験的に Δ Tf = [130±50] X_i (1-X_i) と近似 し、**Tf**_{2-a}が測定されていない実験系についてはこの関



Fig. A1. Plot of $\Delta Tf (= \sum_{i} X_i Tf_{2-i} - Tf_{2-\alpha})$ against liquid compositions. The ΔTf can be apploximated as $[130\pm50] X_i (1-X_i)$ (solid curve). This relationship was used to estimate $Tf_{2-\alpha}$ and to calculate excess enthalpy of the liquid of which the $Tf_{2-\alpha}$ was not measured.

係に基づいて Tf_{2-a}を予測し,過剰エンタルピーの計算 に用いた. Tf_{2-a}の±20 K の推定誤差に起因する H_kの 誤差は,例えば An-Di 系では X_{An} = 0.5 において±1.5 kJ/mol, Ab-Di 系では X_{Ab} = 0.5, 1773 K において±3.3 kJ/mol である.

(編集担当 岩森 光)