遠隔熱ルミネッセンス/高木、山中、池谷

# レーザ加熱による遠隔熱ルミネッセンス -惑星探査と年代測定への提案-

## 高木俊二',山中千博',池谷元伺'

離れた物を非破壊・非接触で観察する遠隔測定 法はこれまで多く開発されてきた、ここでは、レ ーザ光を熱源に用いた「遠隔熱ルミネッセンス (Remote Thermoluminescence : R-TL)」の試みを紹 介したい.

人為的にγ線を照射した方解石(CaCO<sub>3</sub>)結晶を CO<sub>2</sub>ガス赤外レーザ光で遠隔加熱し,熱ルミネッ センスを測定した.レーザ光照射点が初めに発光 し,熱伝導に従い発光場所は時間とともに同心円 状に広がっていった.熱伝導方程式の数値シミュ レーションから,TL発光像の画像解析および実験 データとの比較を行った.将来は遠隔熱ルミネッ センスが,野外調査や惑星探査において年代測定 に利用できればと考える.

## 1. はじめに

結晶内に自然放射線などにより生じ蓄積してい る格子欠陥は、準安定状態の捕獲電子を熱的に励 起しホールと再結合するときに観察される熱ルミ ネッセンス(Thermoluminescence:TL)および磁場 中でマイクロ波吸収を調べる電子スピン共鳴 (Electron Spin Resonance:ESR)などで測定されて きた.格子欠陥の蓄積量と年代値の相関関係から 「ESRまたはTL年代測定法[1,2]」として、結晶生成 や再結晶時の年代測定に応用されている.現在、 長石・石英・炭酸塩などを用いることによって、 火山噴火、隕石落下[3]、クレータ生成[4]、および

1大阪大学理学部宇宙地球科学科

人類学的化石などの年代値が測定されている.主 に第四紀(200万年前~現在)の年代測定に用いら れ、5~20%の精度で測定が行われている.最近は 光刺激発光(Optically Stimulated Luminescence: OSL)による捕獲電子の蓄積量から、太陽光がさえ ぎられて以来の年代、すなわち石英砂の堆積層年 代測定にも応用されている.

年代測定の応用範囲が広がるにつれて、精密な 測定装置と同様に,簡単にどこにでも持ち運べる 小型の測定装置も必要になる.この要請に対して, 小さなガスライターで試料を加熱し、半導体光検 出器を使った小型軽量のTL測定装置が開発された [5]. 装置の軽量さを生かして、野外活動では試料 採取をしながら測定ができる強みを持ち、将来は 衛星や惑星などに着陸する探査船に積むことも可 能と思われる.惑星探査で期待される年代測定は, 隕石衝突や加熱などのイベント発生の年代値の評 価があげられる.地上に落ちた隕石のTL測定から、 隕石は宇宙空間で0.01~0.1Gy/year(Gy:グレイは 放射線の吸収線量の単位で1Gy=1J/kg)に相当す る放射線を受け、TLの信号が飽和するまでに10年 程度の年代がかかること見積もられている[6]. こ のことから、10年程度までの年代測定が可能であ り、環境温度の低い外惑星ではさらに10%-10%年ま での年代測定が可能である.

ここでは便利さを一歩押し進めた, R-TL測定装置の開発を試みた. 試料の加熱にこれまで使われてきたヒータの替わりにCO2ガスレーザの赤外光

を用い,装置から離れた場所の試料を加熱し,発 光を画像測定する.このためR-TL測定では離れた ところからレーザ光を走査するだけで,一気に地 層の鉱物中の格子欠陥濃度分布が決定できるとい う利点を有する.

## 2. 方解石のR-TL測定実験

#### 2.1 R-TL測定装置

試料の加熱のために熱源として,最大出力10W のCO<sub>2</sub>ガスレーザ(Synrad:48-1-28SW)を用い,波 長10.6µmの赤外光を2Wの出力で試料に直接照射 して加熱した.レーザ内の反射鏡は3mの曲率半径 を持ち,ビーム径は3mm,ビームの収束性は 5mradianである.図1にR-TL装置の概略図を示す. 試料と装置の間の距離は自由に変えることが出来 るが,実験では1mに距離を固定し測定を行った. TLは波長300-650nmの範囲を集光する事なく光電



図1. R-TL装置の概略図. 試料は赤外光レーザで遠隔から加熱され、TLは直接直径46mmの光電面をもつ光電子増倍管で測定される. 試料とレーザおよび検出器の距離は1mである. NDフィル タはTL強度が強いときのみ減光するために使用した.

子増倍管(浜松フォトニクス:R878)を用いて直接 測定し,発光強度が強すぎる場合はニュートラル デンシティ(ND)フィルタで減光して測定した.写 真(コニカ:GX3200)はシャッター時間2秒で撮影 を行った.

#### 2.2 方解石のTL基礎データ

**R-TL**測定の基礎データを得るため,方解石の単 結晶を<sup>ω</sup>Coからのγ線により500Gy照射し,通常の TL測定を行った. 毎秒5℃の昇温速度で測定した 結果,図2(a)に示すように230℃と370℃に二つの



図2. (a) 方解石のTL曲線. (b) 方解石のR-TL測定の結果.

遠隔熱ルミネッセンス/高木、山中、池谷

ピークを持つTL曲線を得た.TL曲線から2つのTL ピークの活性化エネルギーはそれぞれ1.23eVおよ び1.58eV,振動数因子(熱エネルギが捕獲状態の 電子に作用する単位時間当たりの回数)は5×10<sup>11</sup>s<sup>-1</sup> と求められた.このTLピークは,CaCO<sub>3</sub>中の電子 中心CO<sub>3</sub><sup>3-</sup>から生じたCO<sub>2</sub>・とホール中心CO<sub>3</sub><sup>-</sup>の再結 合によるものと考えれれている[7].このデータを もとにしてR-TL測定の実験結果と比較することに よって議論を進めて行きたい.

#### 2.3 R-TL曲線

図2(b)は方解石の単結晶を1mの距離からレーザ 加熱したときの,結晶全体からのTL強度の時経変 化である.レーザ照射と同時に試料は加熱され続 ける.それに伴い発光は急激に強くなり,8秒後に ピークが現れた.そのピークの肩に重なる形で10 秒後にもう一つのピークが現れた.これらは図2(a) の230℃と370℃のピークにそれぞれ対応している ものと思われる.その後60秒程度までTLが観測さ れた.発光が強いためNDフィルタを用い0.3%に 減光してある.バックグラウンドは,主にレーザ 管から放出される放電光である.

#### 2.4 R-TLの連続写真

試料としては、γ線を1000Gy照射した縦横17× 10mm,厚さ2mmの方解石の単結晶を用いた.そ のR-TLの時間的変化を図3に示す.測定中は赤外 レーザが結晶の中心部分に連続的に照射されてい る.

- (1) τ=1 s: TLがレーザ照射直後レーザの当たって いる場所に現れた.発光場所は時間と共に広が っていった.
- (2) τ=30 s: 温度の上昇と共に中心部分は発光が終わり、その周辺部分が発光をはじめた.従ってレーザ照射部分を中心にしてTLがリング状に時間と共に広がっていくように見える.



 $\tau = 1.8$ 



 $\tau = 30 \text{ s}$ 



 $\tau = 60 s$ 



図3. 方解石のR-TLの時間的変化.

184

- (3) τ=60 s: 試料が更に加熱されることにより、TL のリングはさらに広がっている.
- (4) τ=150 s: 結晶の周辺部を残して, TLはほとん ど終わっている.

結晶の周囲の空間が光っている様に見えるのは、 TLが試料台に反射したものである.

#### 2.5 R-TLの数値シミュレーション

TLのリングが広がっていく速度は物質の密度や 熱伝導率などに関係してくる.このことから逆に 測定試料のTLに関する活性化エネルギ,振動数因 子などが分かっている場合,物質の密度や熱伝導 率が数値シミュレーションによって遠隔からの測 定結果から類推できると思われる.さらに方解石 のTL曲線では二つのピークが観測され,それらの ピークが二つのTLのリングとして観測されること が期待されたたが,写真には一つのリングしか観 察されなかった.そこで,図2(a)から求めた活性化 エネルギ,振動数因子さらに方解石の比熱などの パラメータをもとに,数値シミュレーションを行 い実験結果を検証してみた.

熱伝導の基礎方程式は,結晶の温度(θ),物体の 密度(ρ),物体の比熱(c),ならびに熱伝導率(λ)を温 度によらず一定とすると,

$$\frac{\partial \theta}{\partial \tau} = \frac{\lambda}{\rho c} \left( \frac{\partial^2 \theta}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 \theta}{\partial y^2} + \frac{\partial^2 \theta}{\partial z^2} \right) + \frac{Q_v}{\rho c}$$
(1)

になる.ここで,Qは単位時間当たりの熱流量である.

写真に使用したものと同じ大きさのモデルを用 いレーザの吸収効率は100%と仮定し,上の式に従 って数値シミュレーションした結果を図4に示す. 図3に示した連続写真と同じ様に,TLが中心から リング状に広がっていく結果が得られた.230℃の TLピークに対応する発光は,370℃のものよりはる かに強いため,数値シミュレーションでも内側に ある2つ目のTLのリングはほとんど見えない.この







 $\tau = 10 \text{ s}$ 



 $\tau = 20 \text{ s}$ 



 $\tau = 60 \text{ s}$ 

図4. 図2(a)の実験結果を基に計算した方解石のR-TLの数値シミュレーション結果。

ため写真に1つのTLのリングしか写っていない様に見えることが説明された.

数値シミュレーションの方がリングの広がり方 が3倍速いのは、レーザが実際の測定では結晶の表 面で反射され、レーザ出力の一部しか加熱に寄与 しない事が原因と思われる.このためレーザの吸 収効率の評価が、遠隔測定から物質の密度や熱伝 導率を見積もる場合、重要になってくると思われ る.

## 3. アエンデ隕石のR-TL実験

着陸に困難が伴う小惑星探査時に,探査船が着 陸する事なしに遠隔測定ができれば便利である.小 惑星探査時にR-TLが使い得るかを見積もるため, TLが詳しく研究され,比較的大きな試料の入手が 容易なアエンデ隕石の小片を用いてTL及びR-TL測 定を行った.

アエンデ隕石は1969年にメキシコのアエンデに 落ちた炭素質石質隕石で,隕石雨として2トン以上 降ったといわれている.白色含有物(calciumaluminum rich inclusion : CAI)を有し原始太陽系 の化学・同位体組成をそのまま保存していると考 えられている.また,主に宇宙放射線によって誘 起されたと考えられる格子欠陥によって,CAIが OSLを示す事が報告されている[8].

試料として,未照射の縦横10×10mm,厚さ3mm のものを用いた.まず隕石の小片からアメーバ状 のCAIの一部を取り出し,ヒータによる加熱により 図5(a)に示すように260℃にピークを持つTL曲線を 得た.その他のマトリクスの部分からTLはほとん ど検出されなかった.

その同じ小片を1mの距離からR-TLの測定した 結果を図5(b)に示す.照射開始後,1秒後と2.5秒後 にピークを持つR-TLが観測された.ピークが2つ 出た理由として,CAIがアメーバ状だったため,熱 拡散と共に発光している場所が複雑に変化したと 考えられる.発光強度が7秒後からしだいに強くな っているのは,隕石試料がレーザによって加熱さ れたための黒体輻射である.図で示した10秒以後 もレーザの照射中は発光強度は増大した.

この実験の発光強度から、アエンデ隕石のよう な小惑星をR-TL測定すれば、2Wのレーザ光で



図5. (a) アエンデ隕石のCAIのTL曲線. (b) アエンデ隕石の小片のR-TL測定の結果.

10mの距離から毎秒120フォトンの測定ができると 見積もれた.レーザの出力を上げ,検出器の前に 鏡を置いて集光すれば,更に遠隔より測定ができ ると思われる.例としてコヒーレンスが0.1mradian, レーザ径1cmのレーザを100Wで照射する場合を 考える.レーザ光は1km先で10cm径程度に拡散し 実験とほぼ同じ強度になるので,このとき起こる 発光を1m<sup>2</sup>の集光鏡を用いれば、1kmの距離から 毎秒400フォトンが観測可能であると推定される.

## 4. まとめと展望

測定試料をレーザによって加熱し、その熱ルミ ネッセンスを測定する遠隔測定法を提案した.方 解石の測定を行なった結果、TLがレーザの照射点 を中心にリング状に広がっていく様子が観測され た.さらに応用へ向けた予備的な実験として、ア エンデ隕石のCAIを含む小片をR-TL測定した. 10mの距離から毎秒120フォトンの測定が現在使っ ている装置ででき、小惑星探査機に搭載しても十 分に役立つと期待される.実験では熱源に気体レ ーザを用いているが、探査機に搭載する場合ダイ オードレーザで固体レーザを励起する2段階励起の レーザを用いる方が、エネルギ効率・小型化の面 で適していると思われる.

R-TLの利点の一つとして,レーザを走査するこ とによる広範囲の画像化があげられる.今後,ヒ ータによる加熱が困難な大きな試料の測定や,野 外で地層の遠隔測定などの応用例が考えられる. さらに,赤外放射を検出したり,イメージ増倍管 (I.I.)やCCDカメラを組み合わせた装置によって数 値化された観測結果を得れば,そのようなR-TL装 置は逆に物質の熱伝導率や熱放射率の測定にも利 用できるであろう.

## 参考文献

- Ikeya, M., 1993: New Applications of Electron Spin Resonance – Dating, Dosimetry and Microscopy–, World Scientific Publishing, Singapore.
- [2] Aitken, M. J., 1985: Thermoluminescence Dating, Academic Press, Oxford.
- [3] Ninagawa, K., Miono, S., Yoshida, M., and Takoaka, N., 1983: Terrestrial Age of an Antarctic Meteorite by Thermoluminescence Technique, Lett. Nuovo Cimento 38, 33-36.
- [4] Ogoh, K., Yamanaka, C., Toyoda, S., Ikeya,
  M., and Ito, E., 1994: ESR Studies on Radiation
  Induced Defects in High Pressure Phase SiO<sub>2</sub>,
  Nucl. Instr. Meth. 91, 331-333.
- [5] Ikeya, M., Katakuse, I., and Ichihara, T., 1990: Portable Thermoluminescence Reader for Dosimetry and Dating in Fields, J. Nucl. Sci. Tec. 27, 188-190.
- [6] Benoit, P. H., Sears, D. W. G. and McKeever, S. W. S, 1991: The Natural Thermoluminescence of Meteorites -II. Meteorite Orbits and Orbital Evolution-, *Icarus* 94, 311-325.
- [7] Miki, T. and Ikeya, M., 1978: Thermoluminescence and ESR Dating of Akiyoshi Stalactite, Jpn. J. Appl. Phys. 17, 1703-1704.
- [8] Takaki, S., Yamanaka, C., and Ikeya, M., 1994: Optically Stimulated Luminescence of Meteorite, *Proc. NIPR Symp. Antarct. Meteorites* 8, 353-358.