







黒川 宏之

東京工業大学 地球生命研究所 hiro.kurokawa@elsi.jp

地球の地殻中には 3.6×10²⁰ kgの炭酸塩岩が含まれていると見積もられている。この炭酸塩は原 始地球において大気中の二酸化炭素 CO2 が固定されたものである. 炭酸塩岩をすべて炭酸カル シウム CaCO3 であると近似する時, 原始地球の大気圧を見積もれ (有効数字1桁).

 $p = \frac{M_{\text{atm}}}{4\pi R^2}g = \frac{3.6 \times 10^{20} \times 44/100}{4 \times 3.1 \times (6.4 \times 10^6)^2} \times 9.8 \simeq 3 \times 10^6 \text{ Pa}$

レポート課題 (6/3 17時締切)

3.6×10²⁰ kgの CaCO₃ うち, 44/100 が CO₂ である. 原始地球大気が CO₂ のみを含むとすると,



宇宙空間に流出する惑星大気



Rairden et al. (1986)

- 地球を取り囲んで広がる水素が 太陽光 (Lyman-α) を散乱
- 海水起源の水素が流出(大気散逸)している





熱的散逸: \bigcirc

熱力学平衡にある大気成分が熱エネルギーによって散逸

- ・ジーンズ散逸
- ·流体力学的散逸

非熱的散逸: \bigcirc

- ・光化学的散逸(光解離,解離性再結合など)
- ・スパッタリング…etc

天体衝突剥ぎ取り

太陽放射・太陽風

個々の粒子が光化学反応や太陽風との相互作用などで加速 (+熱力学平衡)

小惑星・彗星衝突





Catling & Kasting (2017)

外気圏界面粒子の速度分布関数 (マクスウェル分布)



● ジーンズ散逸:少量の粒子が脱出速度を超えて散逸 流体力学的散逸:大部分の粒子が脱出速度を超えて散逸







Catling & Kasting (2017)

外気圏に存在する水素原子の運動速度,

$$\frac{1}{2}mv^2 = \frac{3}{2}kT$$

m: 質量 1.67×10-27 kg

v: 平均速度

k: ボルツマン定数 1.38×10-23 J K-1

T: 外気圏の温度~1000 K

 $\longrightarrow v \simeq 5 \text{ km s}^{-1}$

一方、地球からの脱出速度は $v_{\rm esc} = 11.2 \ {\rm km \ s}^{-1}$

現在の地球大気からの熱的散逸 = ジーンズ散逸
T ~ 5000 K に達すると流体力学的散逸



- The polar wind ポーラーウインド: 0 磁極からのイオン流出
- Charge exchange (H-H+) 電荷交換: Hot H+イオンが中性原子と電荷交換 高速の中性原子となって流出

現在の地球における水素散逸への寄与は 60-90% 電荷交換, 10-40% ジーンズ散逸, and 10-15% polar wind

上層大気には太陽UVによって電離したhot (fast) H+イオンが存在







- 温度に着目:対流圏,成層圏, 中間圏, 熱圈 \bigcirc
- 化学組成に着目:均質圏,不均質圏 \bigcirc



8





圏の化学組成分布

9







0 地球からの水素散逸率は高層大気への水素の輸送が律速(拡散律速散逸)

水蒸気が凝結・降雨することで、水素散逸率は小さく抑えられている (**コールドトラップ**)

Catling & Kasting (2017)

 \bigcirc 地球ではコールドトラップが水の散逸を抑制 ↔ 金星では散逸 \bigcirc

破れ トラップの

地表温度が高い(e.g., 恒星に近い) \rightarrow 地表付近のH₂O混合比大 $\rightarrow -dT/dz$ 小 \rightarrow 上空のH₂O混合比大

磁気圧 = 太陽風動圧

 磁場を持たない惑星では大気上層の電離圏と太陽風の間の 電離圏界面(lonopause)が地上から数100 kmに位置する
太陽風による大気散逸を引き起こす

電離圏プラズマ圧 (or 誘導磁気圧) = 太陽風動圧

非磁化惑星からの非熱的散逸

寺田 (2014) J. Plasma Fusion Res.

太陽風が高層大気と相互作用 → 重い元素も大気散逸

イオンピックアップ: 上層大気中のイオンが太陽風磁場に よって流出

◎ スパッタリング:

ピックアップイオンによって中性粒 子が叩き出される

▶ 電離圏イオン流出:

電離した大気の一部が流体的に散逸

探査機MAVENによる火星の散逸大気観測 (credit: Univ. Corlado, NASA)

約40億年前?

<u>現在</u>

ガス惑星からの大規模な大気散逸が紫外線トランジットによって検出されている

ーパーアースの蒸発の谷?

短周期系外惑星の大規模な大気散逸は 観測されるサイズ分布にも影響?

原始惑星系円盤ガスに由来する水素+ヘリウム大気をまとった惑星の一部は, 軽い水素が選択的に大気散逸で失われることで、ヘリウム大気の惑星になるかもしれない (Hu et al. 2015, *Astrophys. J.*)

t ~ 0.1 Gyr

t ~ several Gyr

天体衝突による大気剥ぎ取り

-300

-200

-100

10 km の天体衝突のシミュレーション (Shuvalov 2009)

-300

100

0

0

長他 (2012) 遊星人

月に記録された天体衝突史

- プレートテクトニクスのない月: 古い地殻を残している (↔ 地球)
- 40億年以上前の記録はほぼないものの,
- 過去に遡るほど天体衝突頻度が
- 大きかったことがわかる (図)

● 熱的散逸、非熱的散逸、天体衝突剥ぎ取り ●地球の水はコールド・トラップによって安定に存在 ↔より高温の金星ではコールド・トラップの破れ 火星からの重い元素の大気散逸 短周期系外惑星の大気散逸:惑星分布に影響?

まとめ

●非磁化惑星では太陽風が高層大気と相互作用して非熱的散逸を引き起こす

レボート課題 (6/1017時締切)

- に比例し、次式で与えられる. $F_{\rm esc}^{\rm H} = 2.5 \times 10^{17} f_{\rm T}({\rm H}) {\rm m}^{-2} {\rm s}^{-1} - (1)$ 総水素混合比frは水素を含む分子の混合比から以下のように定義される. $f_{\rm T}({\rm H}) = f_{\rm H} + 2f_{\rm H_2} + 2f_{\rm H_2O} + 4f_{\rm CH_4} - (2)$ 酸化して失われるとする. (有効数字1桁)
- (有効数字1桁)

以下の値を用いること.水素原子質量 1.7×10⁻²⁷ kg,地球半径 = 6.4×10⁶ m,海水質量 = 1.4×10²¹ kg

1. 地球からの水素原子の大気散逸率はコールドトラップにおける水素を含む分子の混合比

この時,45億年間で失われる海水の質量割合(%)を求めよ。ただし,残った酸素は地殻を

2. 地球がより太陽に近い軌道を回っていた場合, コールドトラップが機能せず, 大気が水蒸 気で満たされる(f_r(H) ≃ 1). この時,地球海水相当の水が失われる時間(年)を見積もれ.

