ガス惑星本体の形成過程と内部組成

堀 安範

国立天文台 理論研究部

太陽系のガス惑星：木星・土星

■ ガス惑星 (巨大ガス惑星, 木星型惑星)

水素(~70%)・ヘリウム(~20%)を主成分とする重いガスの惑星

木星： $\sim 317M_{\oplus}$ (地球質量) @5.2AU
土星： $\sim 95M_{\oplus}$ @9.5AU

巨大惑星の内部と水素の相図

太陽系のガス惑星：三層構造

■ ガス惑星 (巨大ガス惑星, 木星型惑星)

水素(~70%)・ヘリウム(~20%)を主成分とする重いガスの惑星

エンベロップ(外層)

分子水素層

100-200GPa?

金属水素層

コア

「岩石」 (SiO₂, FeO, MgO, FeS)
「氷」 (H₂O, CO₂, NH₃, CH₄)

巨大惑星の内部構造：最近の描像

ガス惑星の内部構造の推定

【軸対称な剛体回転天体の静水圧平衡】

(Zharkov & Trubitsyn, 1978)

$$\frac{1}{\rho} \nabla P = \nabla \left(\underbrace{V}_{\text{重力}} + \underbrace{Q}_{\text{遠心力}} \right)$$

$$V(r, \theta) = \frac{GM}{r} \left[1 - \sum_{n=1}^{\infty} \left(\frac{R_{\text{eq}}}{r} \right)^{2n} \boxed{J_{2n}} P_{2n}(\cos \theta) \right]$$

密度分布の効果

惑星モデル --- (例) 三層構造

表面(圧力で定義)での惑星の形状 + 密度分布

※ 木星：~10hr, 扁平率6%
 土星：~10.5hr, 扁平率10%
 (地球：扁平率0.3%)

【観測量】 重力場 (J_{2n}), 赤道半径 (R_{eq}) ・ 極半径

Pioneer 10,11 (Null, 1976; Null+81)

Voyager 1,2 (Campbell & Synnott, 1985;
 Campbell & Anderson, 1989)

Ulysses, Galileo probe, Cassini

(Jacobson, 2003; Jacobson+04, 06)

ガス惑星のコア：木星

EOSモデル

- SCVH EOS
(Saumon & Chabrier, 1995)
- SESAME EOS
(Kerley, 2003; 2004)
- 第一原理計算
(Holst+08; Kietzmann+07;
French+09; Nettelmann+12)

※ 観測量：重力モーメント (J_{2n})
半径, 質量, 表面温度

ガス惑星のコア：木星・土星

木星のコア： $0 - 8M_{\oplus}$ (Nettelmann+08;12)

土星のコア： $10 - 25M_{\oplus}$ (Saumon & Guillot,2004)

→ 土星のコア > 木星のコア

ガス惑星コアと形成モデル

ガス惑星形成：コア集積モデル

(e.g., Bodenheimer & Pollack, 1986; Pollack *et al.* 1996)

臨界コア質量と暴走ガス捕獲

コアがある質量(臨界コア質量)以上
→ 暴走的に円盤ガスを捕獲

ガス惑星形成：コア集積モデル

(e.g., Bodenheimer & Pollack, 1986; Pollack+96)

ガス惑星形成：円盤不安定モデル

不安定条件 (Toomre Q) (Toomre, 1964)

$$Q \equiv \frac{c_s \kappa}{\pi G \Sigma} \left(\sim \frac{c_s^2 \Sigma}{G \Sigma^2 H^2 / H} \right) \leq 1$$

円盤ガスのエンタルピー
円盤ガスの自己重力ポテンシャル

※ 局所的：ガスの冷却時間 (t_{cool}) < 力学的時間 ($1/\Omega_K$) (Gammie, 2001)

ガス惑星形成の観測的制約

■ 原始惑星系円盤ガスの寿命

cold dust (outer part)からのsub-mm波 (Andrews & Williams,2005)

warm dust (inner part)からの赤外放射 (Hernandez+07;Haisch+01)

【若い散開星団】

$$\frac{\text{赤外超過(JHKL)ありの恒星数}}{\text{星団内の恒星数}} \times 100$$

= 円盤の存在割合(%)

木星・土星と2つの形成シナリオ

■ コア集積モデルの視点

- (1) **臨界コア質量** (→ ガス惑星コア)
- (2) **ガス捕獲** (+コア成長) < ガス円盤の寿命

速いガス集積

大きなコア

- コア同士の**衝突合体** (Li+10)
- **高い微惑星降着率**
 高い固体面密度 (Dodson-Robinson+08)
 Type I 移動 (Alibert+05)
 木星のgapによる圧力バンプ (Kobayashi+12)

土星 ($10 - 25 M_{\oplus}$)

(大気) **圧力勾配** ↓
 (= **小さなコア**もOK)

- **低いgrain opacity**
 (Ikoma+00; Hubickyj+05)
- **重元素汚染** (Hori & Ikoma, 2011)

木星 ($0 - 8 M_{\oplus}$)

※ 外側領域: 孤立質量(大), but コア成長時間(長) $\propto \frac{M_p^{1/3}}{\Sigma_d \Omega_K}$

木星・土星と2つの形成シナリオ

■ 円盤不安定モデルの視点

- (1) (再帰的に) **短期間** (10^3 - 10^4 年) の形成
- (2) **外側領域** で分裂が起きやすい

(Q) ガス惑星コアの形成は？

(1) 収縮段階の**微惑星降着**

(e.g. Helled+06,08; Helled & Schubert,2008)

- ※ 重いガス塊ほど、小さいコア
- ※ first core → second collapse と類似

(2) **渦状腕**による掃き集め

(Boley+11)

- ※ ガス面密度分布 (・ 固体粒子)

木星・土星と2つの形成シナリオ

■ 円盤不安定モデルの視点

(Q) 円盤不安定は起きるには？

(1) **[Fe/H], ダスト opacity**

相関なし (Boss, 2002)

low [Fe/H]が良い (Cai+06)

(2) **中心星からの距離**

数10AUより内側は起きにくく、 $r > 100\text{AU}$ で起きる (Boss, 2007; Mayer+07)

数10AUより内側は起き、100~200 AU では起きない (Boley+07; Boley, 2009)

(3) **熱力学量、エネルギー輸送**

H₂分子の断熱指数(ortho/para比) (Boley+07)

平均分子量(高)と起きやすい (Mayer+08)

中心星輻射は分裂の抑制へ (Mejia, 2004)

(4) **円盤質量・円盤への質量降着率** (Mayer+02; Boley, 2009)

(5) **輻射輸送のスキーム・resolution** (Boss, 2007; Cai+10)

木星・土星と2つの形成シナリオ

■ 円盤不安定モデルの視点

木星・土星と2つの形成シナリオ

■ 円盤不安定モデルの視点

再帰的なガス惑星形成

→ 生き残ったガス惑星(1,2個)
(+ コア集積モデル)

木星・土星：in situ 形成 とNice モデル

(Q) 木星・土星は**現在の位置**で形成されたのか？

木星：**5.2**AU, 土星：**9.5**AU

■ Type II 移動 (Lin & Papaloizou, 1986; Ward, 1997)

The diagram illustrates the Type II migration process in three stages. In the first stage, a protoplanet (Jupiter) is shown in a protoplanetary disk, with a blue arrow indicating inward migration. The second stage shows the planet's migration as it continues to move inward. The third stage shows the planet at a closer distance from the star. To the right, a simulation of a protoplanetary disk shows a dark central region labeled 'gap' with a blue arrow pointing to it. The text '99.0 orbits' is visible in the upper left of the simulation, and '(c) F. Masset' is in the lower right.

惑星重力による跳ね飛ばし
> 圧力勾配, 粘性拡散によるガス流入

※ 重い円盤($Q = 1-10$) + 土星サイズの惑星

→ 部分的なgap形成: **Type III**移動 (Masset & Papaloizou, 2003)

※ 重力不安定下では惑星移動は速い(Type I的)? (Baruteau+11; Michael+11)

Nice モデル: 木星・土星の大移動

木星(3.5AU) : 内側移動を開始
土星コア($30M_{\oplus}$ @ ~4.5AU)

土星が木星(~1.5AU)を捕獲
(3:2 平均運動共鳴)

木星・土星ペアの外向き移動

(Masset & Snellgrove, 2001;
Morbidelli & Crida, 2007;
D'Angelo & Marzari, 2012)

Nice モデル：軌道不安定と後期重爆撃

- 木星と土星が **2:1 平均運動共鳴(MMR)**を経験(通過)
- 木星と土星: eccentricな軌道
- 4巨大惑星系の**軌道不安定**を誘発

Nice モデル：軌道不安定と後期重爆撃

x(AU) (Gomes+05)

【コンパクトな巨大惑星系の軌道不安定】

- 小惑星帯／TNOs領域の天体をかき乱す
- 数億年の期間、後期重爆撃

ガス惑星の水氷コアの浸食

水氷のHへの飽和溶解線 ($H_2O : H = 1 : 125$)

3000K以上 ($P=10-40$ Mbar) では、**water ice** は **H** と **混合**

ガス惑星のシリケートコアの浸食

(準)第一原理計算によると、
 $MgSiO_3 \rightarrow SiO_2 + MgO$
 解離が生じる (~ 11Mbar)
 (Umemoto *et al.*, 2006)

MgOのHへの飽和溶解線

10000K以上の高温下では、MgOはHと混合

ガス惑星のシリケートコアの浸食

ガス惑星のコア浸食によるガス惑星形成に対する示唆

【円盤不安定】

grainの**沈降**によるガス惑星の**コア形成**×
→ 大気(エンベロープ)の**重元素供給**

(Q) コア形成するためには？

円盤不安定によるガス塊の形成段階に
kmサイズの微惑星形成 + 捕獲

10000K以上の高温下では、MgOはHと混合

JUNO missionによる制約

NASA 木星探査機 Juno : 2011/8/5 打ち上げ
2016年7月から木星の周回極軌道 (33周)
(1年間 → 木星へ衝突)

(e.g. Bolton+10)

■ 重力場の高精度測定

- 木星のコアサイズ
- 木星内部の回転パターン
- 木星の内部組成

■ 大気深部(深さ数100km)のマイクロ波放射測定

- 大気組成, 大気の運動 (~100bar)
- H₂Oの存在度 (3D map)

■ 磁気圏(磁力計, NIR・UV分光計, 可視撮像)

- 磁場のパターンとダイナモ
- 極域磁気圏の粒子計測 (オーロラ)

木星の北極冠(HST UV)

JUNO missionによる制約 (1) : 重力場

JUNO → J_2, J_4, J_6 の重力モーメントを高精度決定(最大 J_{12} ?)

木星の重力モーメント

(Jacobson, 2003)

$J_2 \times 10^6$	$J_4 \times 10^6$	$J_6 \times 10^6$
14696.43±0.21 (0.0014%)	-587.14±1.68 (0.29%)	34.25±5.22 (15%)

JUNO missionによる制約 (1) : 重力場

JUNO → J_2, J_4, J_6 の重力モーメントを高精度決定(最大 J_{12} ?)

$$J_{2n} = -\frac{1}{MR_{\text{eq}}^2} \int \rho(r)r^{2n} P_{2n}(\cos \theta) dV$$

高次(高いn) --- 外側の密度分布の情報を反映

(Guillot & Gautier, 2007)

- 木星の**コアサイズ**の制限
- エンベロープ中の**重元素量**の制限

JUNO missionによる制約 (1) : 重力場

木星に見られる**東西方向**の**带状風** (赤道のジェット : 順行のsuperotation)

带状風は数年~数10年は安定 (← HST画像 1995-2008)

(Garcia-Melendo & Sanchez-Lavega,2001;Asay-Davis+11)

(駆動源) 日射量の差 (自转轴傾斜角~3°)?

内部からの対流による熱流束?

■ Cassini探査機の画像解析

带状風の緯度方向の速度プロファイル

■ 3D GCM simulation (0.75bar)

JUNO missionによる制約 (1) : 重力場

どの深さまで帯状風のパターンが存在するか？

【数値実験】 J_{2n} と木星内部の回転パターンの関係 (Hubbard, 1999)

$$\frac{1}{\rho} \nabla P = \nabla V - \mathbf{v} \cdot \nabla \mathbf{v}$$

移流項

- 木星内部の回転
- 帯状風と深さの関係

高次 (J_{10} 以上) or 奇数次の重力モーメントの決定

※ 木星 $J_3 = -0.64 \pm 0.90 \times 10^{-6}$ (Jacobson, 2000)

金属水素層

高圧下では、水素は金属的に振る舞う(金属化) (Wigner & Huntington, 1935)

- (Q1) 水素は**本当に金属化**するのか？
- (Q2) 水素が金属化する**温度・圧力条件**？
- (Q3) 水素の金属化は**1次相転移** (エントロピー／密度ジャンプあり)？

なぜ、重要？

■ 木星・土星の**磁場** (双極子磁場が卓越)

導電性の流体要素(の**存在**) → **ダイナモ効果**による**磁場生成**

■ 木星・土星の**コアサイズ**

金属化による**密度ジャンプ** → ガス惑星内部の**密度分布**

金属水素層とガス惑星の内部組成

【数値実験】 → ある圧力($\log P_0$)中心の Gauss分布(最大5%)

水素の金属化：1次相転移($H_2 \rightarrow$ 金属水素)の**密度ジャンプ**
(観測量 J_2, J_4, R_{eq} を再現する内部構造モデル)

($0.8R_J, 0.5R_S$)

金属水素の振る舞い：理論的アプローチ

- 自由エネルギー最小化法 ※ 原子, 分子, イオンの"各成分"で取り扱う
(Graboske+69; Saumon & Chabrier, 1992)

水素の金属化：1次相転移 (Plasma Phase Transition)
→ 密度の不連続 ($P \sim 200\text{GPa}$, $T \sim 3000\text{-}10000\text{K}$)

金属水素の振る舞い：第一原理計算

■ 第一原理計算 ※ Schrödinger 方程式を解く

「多電子状態」：平均場近似 → 一電子近似

DFT (密度汎関数理論) : 電子密度分布 $\leftrightarrow$ ポテンシャル場 ($\rightarrow$ 系の H)

※ (通常) 外場 $\rightarrow$ 系の $H \rightarrow$ 全波動関数 $\rightarrow$ 電子密度分布

※ 電子の交換相関 E : 局所密度 (LDA, LSDA) / 非局所性 (GGA)

• **Car-Parrinello MD** (= Born-Oppenheimer 近似 : 電子と原子核の慣性差を利用)

→ **PPT** あり ($P = 125\text{GPa}, T = 1500\text{K}$) (Scandolo,03)
($P \sim 50\text{GPa}, T \sim 3000\text{K}$) (Bonev+04)

• **QMD (量子MD) / PIMC (経路積分MC)** : 電子相関 / 量子効果

→ **連続的な変化?** ※ Born-Oppenheimer 近似 ~ 断熱近似あり
(Militzer & Ceperly,01; Delaney+06; Vorberger+07; Holst+08)

PPT あり? (温度依存性あり) : $P = 120\text{-}200\text{GPa}, T < 2000\text{K}$
(Morales+09; Lorenzon+11)

金属水素の存在：高圧実験

【二段ガス銃実験】 20Kの液体 H_2 , D_2
($P = 93-180$ GPa, $T = 1810-3090$ K)

水素：半導体 → 金属状態

- 水素の金属化：PPT ×
- 金属化の条件：140GPa, 3000K

【爆縮実験】

140GPa付近で、

- 密度の不連続
- 電気抵抗率の急激な減少

→ PPTの兆候か？

JUNO missionによる制約(2)：磁場とコアサイズ

木星：双極子磁場が卓越するが、四重極やより高次成分も見られる

土星：軸対称 + 磁軸の傾き $\sim 0^\circ$ を持つ磁場 (双極子磁場が卓越)

表面磁場の動径成分 (from Cassini)

※ 球面調和関数 ($l, m \leq 3$)

軸対称・双極子磁場

土星

$-60\mu\text{T}$

0

$60\mu\text{T}$

(Schubert & Soderlund, 2011)

熱流束

コア

殻の厚み

金属水素層

ダイナモ計算

磁場パターン

ガス惑星のコアサイズ
(= 金属水素層の厚さ)

(e.g. Cao+2012, submitted)

H-Heの分離：大気中のHe含有量

■ H-Heの不混和 (He沈降) (Stevenson & Salpeter, 1977)

(1) 大気中($P \leq 10\text{bar}$)のHe枯渇 (原始太陽系星雲： $Y = 0.27$)

木星： $Y = 0.231$ ← Galileo NMS (Von Zahn+00; Niemann+00)

土星： $Y = 0.17-0.24$ ← Voyager IRIS/RMS

$Y = 0.13$ ← Cassini CIRS (Gautier+06)
(Conrath & Gautier, 2000)

電波掩蔽観測

H-Heの分離：土星の熱進化

(2) 明るすぎる土星の問題：He沈降に伴う重力エネルギーの解放

H-Heの分離：P-T領域

混合のGibbs エネルギー

$$\Delta G_{\text{mix}} = \frac{G(\text{H} - \text{He})}{\text{H-He混合}} - x \frac{G(\text{He})}{\text{He層}} - (1-x) \frac{G(\text{H})}{\text{H層}}, \quad x: \text{Heの混合比}$$

(Lorenzen+09)

H-Heの分離：P-T領域 ($P \leq 25$ Mbar)

木星：非常に限られた領域のみH-He分離
土星：大域的なH-He分離

H-Heの分離：P-T領域($P \leq 5$ Mbar)

H-He分離：水素の金属化と関係している(駆動エンジン)?

木星・土星の大気：熱輸送

木星・土星内部 --- (ほぼ)全対流 ※ P, Tともに急激なopacity ↑

(Q) 木星・土星の大気は？

主たるopacity源 --- H₂-H₂ CIA, H₂O, CH₄ ($T < 1000\text{K}$)
アルカリ金属 (Na, K ...) ($T \sim 1200\text{-}1500\text{K}$)
H₂⁻, H⁻, TiO (CaTiO₃) ($T \sim 1500\text{-}2000\text{K}$)

木星・土星の大気組成：揮発性元素

木星 : Voyager, Galileo, Cassiniによる分光観測

土星 : IR・電波の地上観測+Cassini (Niemann+98; Mahaffy+00; Atreya+99,03; Wong+04)

木星・土星の揮発性元素に富む大気

エンベロープ全体に含まれる重元素 (H, He以外の元素) 量

■ 内部構造モデル → エンベロープ全体で重元素に富む

木星・土星の大気組成：揮発性元素

木星 : Voyager, Galileo, Cassiniによる分光観測

土星 : IR・電波の地上観測+Cassini (Niemann+98; Mahaffy+00; Atreya+99,03; Wong+04)

木星・土星の大気組成：He, Neの枯渇

Neの**枯渇**：H-He分離の間接的証拠

→ 沈降する**He液滴**に**Ne**が選択的に溶解 (Roulston & Stevenson, 1995)

第一原理計算：H-He不混和領域でのH, Heに対するNe, Arの溶解度

木星・土星の揮発性元素に富む大気

(1) **氷微惑星**が起源：非晶質氷上に凝縮 (Owen *et al.*1999)
結晶質氷によるクラスレート (Gautier+01; Hersant+04)

氷クラスレート・ハイドレートによる
希ガス／揮発性元素から成る気体の捕獲

【条件】 低温(< 30K)環境で生成

木星・土星の揮発性元素に富む大気

- (1) **氷微惑星**が起源：非晶質氷上に凝縮 (Owen *et al.*1999)
結晶質氷によるクラスレート (Gautier+01; Hersant+04)

氷クラスレート・ハイドレートによる
希ガス／揮発性元素から成る気体の捕獲

【条件】 低温(< 30K)環境で生成

- (a) 木星、土星は現在より遠方の低温領域(>30AU)で形成＋内側移動
(Alibert *et al.*2005)

- (b) 低温領域で形成された**氷微惑星**の内側輸送＋捕獲

- (c) 木星・土星形成時はより低温な原始惑星系円盤

木星・土星の希ガスに富む大気

(b) 光蒸発する円盤下での大気捕獲 (Guillot & Hueso, 2006)

■ 木星-土星領域

水素の散逸率

$$\frac{m_c}{m_H} = 3.0 \times 10^3 - 10^4 \longleftarrow m_c = m_H \left(1 + \frac{kT}{X_H m_H g} \frac{F_H}{b} \right)$$

scale height

$m_A < m_c$ の時、流体力学的散逸

$$F_A = \frac{X_A}{X_H} F_H \left(\frac{m_c - m_A}{m_c - m_H} \right)$$

→ 拡散・圧力勾配で決まる

(Hunten+87)

木星・土星の希ガスに富む大気

(b) 光蒸発する円盤下での大気捕獲 (Guillot & Hueso, 2006)

木星・土星の揮発性元素：同位体比

■ 希ガス(Ar, Kr, Xe)の濃縮度合

(現在) 木星大気 : Ar ~ Kr ~ Xe

- 氷微惑星 → Ar > Kr > Xe (蒸発温度の違いのため)?
- 光蒸発による質量分別 → Ar ~ Kr ~ Xeも可能(?)

『希ガスの起源 --- ガス惑星形成の制約』

木星の揮発性元素：同位体比

■ 希ガス(He, Ne, Ar, Xe)の同位体比 (Mahaffy+98,00; Pepin+99; Lellouch+01; Atreya+03; Abbas+04; Fouchet+04; Marty+08)

木星大気 / 太陽組成(太陽風)

● 木星

● 81P/Wild 2彗星

(Stardust計画)

※ $^3\text{He}/^4\text{He}$: 木星 / CI chondrite
※ $^{15}\text{N}/^{14}\text{N}$: 木星 / terrestrial値

※ Krの同位体比 --- 未決定

- 木星大気のNe, Ar, Xeの同位体比 ~ 太陽組成
- 81P/Wild 2(短周期)彗星 --- $^{20}\text{Ne}/^{22}\text{Ne} \neq$ 木星大気
--- $^3\text{He}/^4\text{He} \sim 2 \times$ 木星大気

木星大気の酸素存在度

■ 乾燥した木星大気？

Galileo probe : 木星大気は太陽組成よりも酸素欠乏(?)
 ↔ 氷微惑星起源の描像と矛盾? (Mousis+09)

(cf) solar abundances from Lodders (2003)

木星大気の酸素存在度

■ 乾燥した木星大気？

→ **C/O ~1 (O-poor)**な環境下で木星形成？

【**O-poor**な環境下での平衡凝縮計算】 (Mousis+12)

木星大気の酸素存在度

■ 乾燥した木星大気？

→ **C/O ~1 (O-poor)**な環境下で木星形成？

※ **C/O ~1** : H₂O - COのsnow line位置の違い？ (Öberg + 11)

JUNO missionによる制約 (3) : 大気組成

■ 揮発性元素の元素存在度

- (1) 木星の希ガス, CNOSPの元素存在度の高精度決定 -- JUNO
- (2) 土星の揮発性元素の元素存在度の決定 --- Kronos?
- (3) (将来的には) Ar, Kr, Xe の同位体比測定 --- Kronos?
(木星系 : EJSM/Laplace)

■ H₂Oの3D map

- ・ 木星大気は O-poor or O-richなのか? --- JUNO

『ガス惑星の形成環境の制約』

まとめ

ご清聴ありがとうございました