惑星大気スーパーローテーションの力学に関する研究 自転軸対称な理論モデルの構築と数値実験

樫村(山本)博基 (ISAS/JAXA)

要旨

- 惑星大気大循環の1形態である、自転を追い越す向きの 高速東西風「スーパーローテーション」の力学を、 理想化された自転軸対称な大気の基礎方程式系をもとに、 理論的・数値的に研究した。
- 理論モデルを構築することで、スーパーローテーションの 「強度」と「力学的平衡状態」のパラメータ依存性を見積もり、 広いパラメータ範囲で、その妥当性を数値実験で確かめた.
- また、自転軸対称な系で、スーパーローテーションが生成・維持 されるために必要な「水平渦拡散*」に対する依存性を調べ、 地球型ハドレー循環の理論モデル「ヘルド・ホウモデル」との 関係性を明らかにした。

*非軸対称擾乱による運動量輸送

本研究の流れ



本論文(D論)の構成

第1章 はじめに

第2章 基礎方程式系

第3章 スーパーローテーション強度の理論的見積もり

第4章 力学的平衡状態にもとづく解の分類と そのパラメータ依存性

第5章 解の水平エクマン数依存性

第6章 議論

第7章 本研究のまとめ

付録A 数値モデルの構築

付録B 図集

第1章 はじめに

観測事実	!地球・≦	金星・タイ	タン
	地球	タイタン	
赤道半径 (a)	6378 km	2575 km	
自転周期 (T=2π/Ω)	0.997 地球日	15.9 地球日	
赤道自転速度 (aΩ)	465 m/s	11.8 m/s	

撮影→地球:はやぶさ(JAXA; 可視) 金星:Mariner 10 (NASA; 紫外) タイタン:Cassini (NASA; 可視)



自転を追い越す向きの惑星規模の高速東西風 「スーパーローテーション」

➡ 地表面との摩擦・鉛直粘性で大気は減速されるはず… スーパーローテーションのメカニズム Ⅱ 惑星気象学の重要な課題

<u>メカニズムに対する仮説</u>

- 夜昼間対流に着目する仮説 (e.g., Schubert & Whitehead, 1969)
- 重力波に着目する仮説 (e.g., Fels & Linzen, 1974)
- 子午面循環に着目する仮説 (e.g., Gierasch, 1975)

子午面循環に着目する仮説

- Gierasch (1975) が提案 | ギーラシメカニズム
 - 自転軸対称・赤道対称な系
 - 赤道から極まで達する1セルの子午面循環
 - 無限大の**水平拡散**★(常に剛体回転 = 等角速度)



★非軸対称擾乱による角運動量の赤道向き輸送を水平拡散の形で導入している.順圧不安定 が,このような擾乱の役割を担いうることが示されている (Rossow & Williams, 1979 など)



★自転軸対称ブシネスク流体プリミティブ方程式系2層モデルの速度場と温度場を少数の基本 モードに展開して、モード間の相互作用を陽に非線形項として表現したモード方程式



- 観測データの不足
 - 2010年5月に打ち上げられた金星探査機「あかつき」は、 同年12月の金星軌道投入に失敗



しかし、計算結果に説得力のある解釈を与えられないでいる





本研究の目的

スーパーローテーションのメカニズムとして現在でも有力な 仮説の1つである**ギーラシメカニズムに対する理解を深める**

本研究では

<u>松田の研究では</u>

- ●子午面循環による温度場の 変化を無視していた
- ●モード間の相互作用を陽に 扱っていたため,代数的に 複雑である

惑星大気大循環を特徴づける無次 元量の**連立代数方程式**を導き, パラメータ依存性や力学的平衡状 態を求め(理論的手法)

南北温度差を**内部変数**として扱う

 ●十分な自由度の数値モデル を用いた,理論的見積もり
 ● 数値実験 の検証がない

数値実験で理論的見積もりを検証 する(数値的手法)

空間自由度に関して 本研究の理論的手法 < 松田の手法 ≪ 本研究の数値的手法

次章以降の内容

第2章 理想化された大気の基礎方程式系を記述する

第3章 連立代数方程式を導くことで理論モデルを構築し, その解からスーパーローテーション強度を見積もる

第4章 力学的平衡状態をもとに解を分類し、そのパラメータ 依存性を調べる

第5章 水平拡散を弱めたときの解の平衡状態を調べる

第6章 本研究の近似や仮定,結果の応用について議論

第7章 本研究のまとめ

第2章 基礎方程式系

基礎方程式系の近似や仮定

以下の近似や仮定で理想化された球面上の大気の基礎方程式系を用いる

- <u>プリミティブ運動方程式</u>
 - 静力学平衡近似・浅い大気の近似・伝統的な近似
- <u>ブシネスク近似</u> 浮力項以外では密度変化を無視する
- 乾燥大気 凝結成分を考慮しない
- <u>地形なし</u> 地表面の起伏は考慮しない
- <u>赤道対称なニュートン加熱・冷却</u>
 - ある放射対流平衡温位場からの温位差に比例する加熱・冷却
- <u>自転軸対称仮定</u> 東西方向に一様
- <u>運動量の強い水平拡散</u>
 - 非自転軸対称な擾乱による運動量の南北輸送の効果を水平拡散の形で取り入れる

自転軸対称な乾燥ブシネスク流体プリミティブ方程式系

東西: $\frac{\partial u}{\partial t} + \frac{v}{a} \frac{\partial u}{\partial \phi} + w \frac{\partial u}{\partial z} - \frac{uv \tan \phi}{a} - 2\Omega v \sin \phi = \nu_H D_H(u) + \nu_V \frac{\partial^2 u}{\partial z^2}$ 南北: $\frac{\partial v}{\partial t} + \frac{v}{a} \frac{\partial v}{\partial \phi} + w \frac{\partial v}{\partial z} + \frac{u^2 \tan \phi}{a} + 2\Omega u \sin \phi = -\frac{1}{a} \frac{\partial \Phi}{\partial \phi} + \nu_H D_H(v) + \nu_V \frac{\partial^2 v}{\partial z^2}$ 静力学平衡式: $\frac{\partial \Phi}{\partial z} = g \frac{\theta - \Theta_0}{\Theta_0}$ 熱力学方程式: $\frac{\partial \theta}{\partial t} + \frac{v}{a} \frac{\partial \theta}{\partial \phi} + w \frac{\partial \theta}{\partial z} = -\frac{\theta - \theta_e}{\tau} + \kappa_V \frac{\partial^2 \theta}{\partial z^2}$ 連続の式: $\frac{1}{a \cos \phi} \frac{\partial}{\partial \phi} (v \cos \phi) + \frac{\partial w}{\partial z} = 0$

u:東西風, v:南北風, w:鉛直風, $\theta:$ 温位, $\Phi = p'/\rho_0$, p': 圧力擾乱, $\rho_0: 基準密度$, $\phi:$ 緯度, z:高度, a:惑星半径, $\Omega:$ 自転角速度, g:重力加速度, $\nu_H:$ 水平拡散係数, $\nu_V:$ 鉛直拡散係数, $\kappa_V:$ 鉛直熱拡散係数, $\theta_e: ニュートン加熱・冷却の基準温位$, $\tau: ニュートン加熱・冷却の緩和時定数, <u>D_H(u), D_H(v):</u>水平拡散項, <math>\Theta_0:$ 基準温位

水平拡散項・放射対流平衡温位場

水平拡散項:
Becker (2001)
$$D_{H}(u) \equiv \frac{1}{a^{2}\cos\phi}\frac{\partial}{\partial\phi}\left(\cos\phi\frac{\partial u}{\partial\phi}\right) - \frac{u}{a^{2}\cos^{2}\phi} + \frac{2u}{a^{2}}$$
$$D_{H}(v) \equiv \frac{1}{a^{2}\cos\phi}\frac{\partial}{\partial\phi}\left(\cos\phi\frac{\partial v}{\partial\phi}\right) - \frac{v}{a^{2}\cos^{2}\phi} + \frac{1}{a}\frac{\partial}{\partial\phi}\left[\frac{1}{a\cos\phi}\frac{\partial}{\partial\phi}(v\cos\phi)\right] + \frac{2v}{a^{2}}.$$

故射対流平衡温位場: $\theta_{e} \equiv \Theta_{0}\left[1 - \Delta_{H}\left(\sin^{2}\phi - \frac{1}{3}\right)\right], \Delta_{H}: 南北温位差/\Theta_{0}$
中立: $\frac{\partial\theta_{e}}{\partial z} = 0$

lat

(deg)

境界条件

<u>上端境界条件</u>:自由滑り、質量の流出入なし、断熱 $\frac{\partial u}{\partial z} = \frac{\partial v}{\partial z} = w = \frac{\partial \theta}{\partial z} = 0$ (上端:z = H)

<u>下端境界条件</u>:粘着、質量の流出入なし、断熱 $u = v = w = \frac{\partial \theta}{\partial z} = 0$ (下端:z = 0)

<u>側方境界条件</u>:質量・運動量の流出入なし、断熱 $v = \frac{\partial u}{\partial \phi} = \frac{\partial w}{\partial \phi} = \frac{\partial \theta}{\partial \phi} = 0 \quad \left(\bar{\pi} \dot{a} : \phi = 0, \; \bar{w} : \phi = \frac{\pi}{2} \right)$ 第3章 スーパーローテーション強度の理論的見積もり

3.1 理論モデルの構築
3.2 理論モデルの解析
3.3 数値実験
3.4 考察 | 松田の研究との比較

3.1 理論モデルの構築



20

3.1 理論モデルの構築



3.1 理論モデルの構築



3.1 理論モデルの構築



3.1 理論モデルの構築



24

3.1 理論モデルの構築

Sの5次方程式

$$\left[S^2 + 2S + BS\left(\frac{2+S}{1+S}\right)\right] \left[\frac{AS}{2}\left(\frac{2+S}{1+S}\right) + 1\right] = 2R_T$$

*自転効果に対する南北加熱差の大きさを表す無次元数.分子 ($gH\Delta_H$)よりも分母 ($a^2\Omega^2$)の方が惑星ごとの 違いが大きいと考えられるため、自転効果の目安として使われる. R_T が大きいほど自転効果が小さい.



カルダノの公式

$$ax^3 + bx^2 + cx + d = 0$$

 $x = \frac{1}{6a}(-2b+p\sqrt[3]{4(-27a^2d + 9abc - 2b^3 + 3a\sqrt{3(27a^2d^2 - 18abcd + 4ac^3 + 4b^3d - b^2c^2)})}$
 $+q\sqrt[3]{4(-27a^2d + 9abc - 2b^3 - 3a\sqrt{3(27a^2d^2 - 18abcd + 4ac^3 + 4b^3d - b^2c^2)}))}$
ただし、 $(p,q) = (1,1), (\omega, \omega^2), (\omega^2, \omega)$

3.2 理論モデルの解析 | さらなる簡単化 $S_1 \equiv \frac{2R_T}{2+BC} \quad S_2 \equiv \sqrt{\frac{2R_T}{1+AC+0.5ABO^2}}, \quad S_3 \equiv \left(\frac{4R_T}{AC}\right)^{\frac{1}{3}}$ $R_{T1} \equiv \frac{(2+BC)^2}{2(1+AC+0.5ABC^2)}, \quad R_{T2} \equiv \frac{2(1+AC+0.5ABC^2)^3}{A^2C^2}$ $\begin{cases} B \ll 1 \rightarrow (2 + BC) \approx 2 \\ \downarrow \\ A \gg AB \Rightarrow \begin{cases} A \ll 1 \rightarrow (1 + AC + 0.5ABC^2) \approx \begin{cases} 1 \cdots (a) \\ A \gg 1 \rightarrow (b) \end{cases}$ $\begin{array}{ccc} B \gg 1 & \rightarrow & (2 + BC) \approx BC \\ & \downarrow \\ A \ll AB \Rightarrow \begin{cases} AB \ll 1 \xrightarrow{} 1 + AC + 0.5ABC^2 \end{pmatrix} \approx \begin{cases} 1 \cdot \cdot \cdot (c) \\ 0.5ABC^2 (d) \end{cases}$

3.2 理論モデルの解析 | さらなる簡単化

			S_1	S_2	S_3	R_{T1}	R_{T2}
(a)	$B \ll 1$	$A \ll 1$	R_T	$\sqrt{2R_T}$	$\left(\frac{4R_T}{AC}\right)^{\frac{1}{3}}$	2	$\frac{2}{A^2C^2}$
(b)		$A \gg 1$		$\sqrt{\frac{2R_T}{AC}}$		$\frac{2}{AC}$	2AC
(c)	$\frac{B \gg 1}{B} $	$AB \ll 1$	$\frac{2R_T}{BC}$	$\sqrt{2R_T}$		$\frac{B^2C^2}{2}$	$\frac{2}{A^2C^2}$
(d)		$AB \ll 1$		\overline{BC}	$\sqrt{\frac{2R_T}{ABC^2}}$		$\frac{B}{A}$

6種類の近似式●●<li

3.2 理論モデルの解析 | 力学的平衡状態 $\left(S^2 + 2S + BCS\right)\left(\frac{ACS}{2} + 1\right) \approx 2R_T$ 3次方程式は... $1/\beta$ 南北運動方程式の形 $S^2 + 2S + BCS \approx 2R_T\beta$ メトリック項 コリオリ項 水平拡散項 気圧傾度力項 左辺の3項のどれかが卓越し、気圧傾度力項とつり合う場合は… (S, B, 1) の大小関係で $<math display="block">\begin{cases} S \gg 1, S \gg B \rightarrow \checkmark \text{vs E} \\ (S \stackrel{\leftarrow}{\text{stat}}) \\ S \ll 1, B \ll 1 \rightarrow \exists \text{vs E} \\ (1 \stackrel{\leftarrow}{\text{stat}}) \end{cases}$:旋衡風平衡 **[C]** :地衡風平衡 [G] $B \gg S, B \gg 1 \rightarrow$ 拡 vs 圧 :水平拡散平衡 [H]

30

3.2 理論モデルの解析 | 力学的平衡状態 $S^{2} + 2S + BCS \approx 2R_{T}\beta = \left(\frac{ACS}{2} + 1\right)^{-1} = \frac{\Delta\Theta}{\Theta_{0}\Delta_{H}}$ $\begin{cases} AS \ll 1 \longrightarrow \beta \approx 1 \longrightarrow \Delta \Theta \approx \Theta_0 \Delta_H \cdots [1] \\ & \text{熱の移流が無視で} \end{cases}$ $AS \gg 1 \longrightarrow \beta \ll 1 \longrightarrow \Delta \Theta \ll \Theta_0 \Delta_H \cdots [0]$ 熱の移流が無視できる

結局、力学的平衡状態の種類は

 $\begin{bmatrix} \mathbf{C}, \mathbf{G}, \mathbf{H} \end{bmatrix} \times \begin{bmatrix} \mathbf{1}, \mathbf{0} \end{bmatrix} \mathbf{\mathcal{O}} \mathbf{6} 種類$ $\max[S, B, 1] = \begin{cases} S \\ 1 \\ B \end{cases} \times AS \begin{cases} \ll 1 \\ \gg 1 \end{cases}$

熱の移流が無視できない

3.2 理論モデルの解析 | 力学的平衡状態



3.2 理論モデルの解析 | 力学的平衡状態



(a) $A = 10^{-2}, B = 10^{-2}$

3.2 理論モデルの解析 | 力学的平衡状態



(a) $A = 10^{-2}$, $B = 10^{-2}$, (b) $A = 10^{2}$, $B = 10^{-2}$, (c) $A = 10^{-3}$, $B = 10^{2}$, (d) $A = 10^{2}$, $B = 10^{2}$



 $A=\pi^2 au\Omega E_V,\,B=20\pi^2E_HE_V$

3.3 数値実験 | 数値モデル

- トロイダル・ポロイダル展開を利用
- 離散化
 - 水平: スペクトル法(切断波数85)
 - 鉛直:中央差分法(層数50)
 - 時間:古典的な4次のルンゲ・クッタ法 (△t = 6-5400 s)
- 初期条件
 - 等温位静止大気
 - パラメータ領域で近傍のスーパーローテーション解
- 時間発展計算:定常 または 統計的平衡状態 になるまで



3.3 数值実験 | 実験設定



その他の無次元パラメータは固定
$$\left\{egin{smallmatrix} P_{rV} =
u_V/\kappa_V = 1 \\ \Delta_H = 0.1 \end{array}
ight.$$

 $A = \pi^2 \tau \Omega E_V, B = 20\pi^2 E_H E_V$

3.3 数値実験 | 数値解の素朴な記述



無次元東西風



無次元流線関数



等値線間隔は最大値の1日

無次元温位



3.3 数值実験 | 多重安定平衡状態

(a) $R_T = 10^5$

(c) $R_T = 10^4$



3.2 数値実験 | 理論的見積もりとの比較 スーパーローテーション強度 U ← 最上層の緯度平均東西風 S_n $a\Omega$ 最上層の南北風でスケールしたロスビー数 $V_T \leftarrow 最上層の緯度平均南北風$ R_{vTn} : $= \overline{\alpha \Omega}$ 最下層の南北風でスケールしたロスビー数 $= \frac{V_B}{a\Omega} \leftarrow 最下層の緯度平均南北風$ R_{vBn} 鉛直平均した極・赤道間温位差の放射対流平衡温位の差に 対する割合 △⊖←→鉛直平均した極・赤道間温位差

スーパーローテーション強度(S)



スーパーローテーション強度 (S)



45

相対誤差



計算した範囲では... 定常状態 $-0.34 \le e_r \le 0.38$ 統計的平衡状態 $-0.48 \le e_r \le 0.23$

ただし、浅いジェットの解は除く

 $R_{\nu B}, R_{\nu T}$



 R_{vB}, R_{vT}



48



 β の比較



50





3.4 考察 | Matsuda (1980) との比較



Matsuda (1980) は南北温度差を固定していた → 整合的



*自転軸対称な乾燥ブシネスク流体プリミティブ方程式系+強い水平拡散₃₃

予備資料



*自転軸対称な乾燥ブシネスク流体プリミティブ方程式系+強い水平拡散_{'n}











(…連続の式)

傾斜



 $A \sim 1, B \sim 10$

 R_{vB}

111

傾斜



三角型循環





 $R_{\nu B} = 5.1 \times 10^{-5} \quad 5.2 \times 10^{-4} \quad 3.2 \times 10^{-3} \quad 9.9 \times 10^{-3} \quad 2.7 \times 10^{-2} \quad 6.8 \times 10^{-2} \quad 0.15$

114

3.4 考察 | 静的不安定



 $A = \pi^2 \times 10^{-2}, B = 2\pi^2 \times 10^{-2}, R_T = 10^1$