

月の大局的形状からみる地球-月力学系の進化

北海道大学 理学部 地球科学科 B4 小川 達彦

要旨 現在の月の形状は、歴史を通じて同期自転していた衛星の静水圧平衡状態からずれていることが知られており(Innanen 2006)、地球-月力学系の進化における未解決の問題になっている。 Garrick-Bethell et al.(2006)はこのズレから生成間もない月の軌道が今と全く異なるものであったという大胆な仮説を提唱した。しかしこの論文では、月形成後の変形は考慮されていない。本研究では月 形成後の衝突盆地形成に代表されるランダム成分が月の2次の形状に占める割合を計算し、その仮説の妥当性に疑問があることを示した。

また、過去のセレノイドから地球・月力学系の進化について議論できるかを考える。月表側のマスコン盆地に溜まっている玄武岩溶岩表面の傾斜は、溶岩が冷え固まった当時のセレノイド(等ポテン

シャル面)を記憶している可能性がある。かぐや搭載のレーザ高度計(LALT)で得られた地形の傾斜から過去のセレノイドの傾斜を求め、月の軌道進化における意義を議論する。

n はじめに:カウラ則

地球の重力ポテンシャルの解析で、Kaula (1963)は重力場の球面調和展開時に、重力ポテンシャ いの調和係数のある次数Iにおける値は、平均値がゼロでその周りの標準偏差s{Cm, Sm}が、次数と 共に下記の式のように小さくなってゆくことを経験的に見出した。

 $s \{ C_{lm}, S_{lm} \}_{earth} = [\Sigma_{m=0}^{l} \{ C_{lm}^{2} + S_{lm}^{2} \} / (2l+1)]^{1/2} \approx 10^{-5} / l^{2}$

Kaula(1963)は、月を構成する物質が地球と同等の強度を持つという前提で、このカウラ則の月の場 合の比例係数bを推察した

 $s[C_{\rm lm}, S_{\rm lm}]_{\rm moon} \approx b^* 10^{-5}/P$; b = 35.7

月では重力場を球面調和展開する際に、観測データだけでは60次以降の高次になると推定値が 安定しないため、拘束条件としてカウラ則を使用している(Namiki et al., 2009)。本研究で使用してい るかぐやの重力場のデータSGM100hではb=36としている(Matsumoto et al., 2010)。

Garrick-Bethell et al. (2006)の概要 1.

月の形は大局的に見て球体からずれた三軸不等の楕円体になっている。 つ原因は(1)月の自転からくる遠心力による扁平と、(2)地球の潮汐力によ ての原因は(1)月の日転からくの速でリームの面干し、(2)についいのの る地球、月方向の伸張だ。月は現在、自転周期:公転周期=1:1の同期軌道 で地球の周りをまわっている。衛星がこの状態にある場合、二次の球関数P20 で遠心力と潮汐力を表した場合の係数は下記の簡潔な比になる。

遠心力ポテンシャル:潮汐ポテンシャル = 1 : 3

天体がこの状態で流体から冷え固まると、縦横高さ三軸方向の半径がFig.1に示す割合の扁平を持つ三軸不等の楕円体と いたはかれ にいたり 割日の細子を行う二細小寺の前日本と なる。この場合、天体の二次の重力場係数 C_{22} の大きさの 比は C_{20}/C_{22} =3.33 になる。一方、実際に測ったそれらの値 は、 C_{00}/C_{22} =9.09 (「かくや」による値、Namiki et al. (2009))となっていて、理論値に対しあまりに C_{20} が大きすぎる。 Garrick-Bethell et al.(2006)はこの原因を過去の潮汐バルジ 。現在の形状の扁平(C₂₀, β, γ)を実現する月形成 として(1)離心率の大きい1:1の同期運動(Fig.4)、ま に求めた 時の運動 たは(2)自転:公転=3:2共鳴運動(Fig.2,5)をしていた可能性 を示したが、数割C20の値がずれただけで破たんしてしまう



Fig.3;左と右がそれぞれんとC22成分を示す.色の濃い部分と薄い部分が隆起・沈降する.地球内部物理 学講義ノート(日置幸介)より.

2次の係数のランダム成分 2.

Garrick-Bethell et al.(2006)は1章に示すように、月の形状の歪みは潮汐や遠心力ポテンシャルのみ に起因するものとしているが、それ以外に様々な原因に起因する不均一な質量分布によるランダムな成 分(Lambeck and Pullan, 1980)が考えられる。

んする

Fig.4;1:1共鳴の場合

Fig.5;3:2共鳴の場合

C₂₀を2割変化させると「交点」が消える(オレンジの破線)ため、Garrick-Bethell et al.(2006)は数割のC₂₀のズレで破た

カウラ則を用いて現在の2次の重力場係数の値にランダムな成分がどの程度含まれるかを考え こ。例2~例2mいて先生の2000年ノ菊味数の面にファクム地成力からの見るまれらかと考える。 高額決や達むカボデンシャルと無機な3次以降の値からカウラ則の係数を推定して、それを2次の係数 に外挿してみる。その大きさが、ランダム成分の次数2における大きさであろう。こうして推測したランダム 成分に比べて実際の2次の係数が十分大きい場合、2次はランダム誤差を超える信号を有する(化石バ <mark>ルジとしての</mark>情報を持つ)と考えられる



2次の実測値(赤色)と3次以降から外挿された値(青色)はRMSなので、2つの差は

$\sqrt{[(4.35e-5)^2-(2.85e-5)^2]} = 3.29e-5$

となる。これは実測値の3/4程度なので、「2次の重力場係数の3/4程度は有意である」ことを意味し ている。従って、2次の係数の現在の値に全面依存して過去の月軌道を推定したGarrick_Bethell et al(2006)の結論は根拠が薄弱であることがわかる。一方この結果は二次の成分が議論の価値があ る有意な成分を持つことも確かであることを意味する。

ランダム成分考察:衝突盆地の影響 3.

ランダム成分の具体例として、月形成後に生じた主要な衝突盆地(Fig.7)がC20,β.γにもたらす変化 を数値計算によって見積もると(中間発表と同じ内容なので割愛。詳細は卒業論文を参照)、

Control Contro



Fig.7: 数値計算に利用した南極エイトケン盆地とマスコン盆地 (フリーエア重力異常図)

 (真円と仮定している) ○:玄武岩溶岩の大きさ(こちらも円状に溜まったと仮定。その円の中心は盆地の中心と一致するとして計算している)

★この図では正確な数値よりも盆地同士の相関関係に基づく表現をしており、図の円の半径と計算で用いている半径は異なる。

過去のセレノイドと月の軌道進化 4

玄武岩溶岩は粘性が低いため、この溶岩表面の傾斜は、溶岩が冷え固まった当時のセレノイド(等ポ デンシャル面)を記憶している可能性がある。今回はマスコン盆地の中でも比較的平らで傾斜を求めやすい4つの盆地について、LALTから得られた地形データ(Araki, et al., 2009)を用いて傾斜を推定する。 さらにそれらから過去のセレノイドを推察し、当時の月の公転軌道や自転について議論する。

(宇宙測地学研究室)

玄武岩溶岩表面の傾斜 4-1.

今回はImbrium, Serenitatis, Humorum, Nectarisの4つのマスコン盆地を利用する。 今回は簡単のた めに、盆地表面が緯度方向、経度方向に(十字のように)それぞれ断面をとり、それぞれの高度断面に ついて最小二乗法で最もよく合う直線を求める。



Fig.11:さまざまなC22(横軸)とJ2(縦軸)の値から計算 される傾斜と各溶岩流の傾斜との差のRMSの分布.

考察:過去のセレノイドから推察する月の軌道進化 4-3

合計値の分布をFig.11に示す。

Fig.11を見ると、月の全体的な2次の係数と比べて、溶岩流から推定された過去のセレノイドの2次の 係数は同期自転衛星の理想的なC2/C22の比に近い値を示す(赤い直線に近い)ことが分かる。 このことから月の軌道進化について、例えば「月が形成された時には特殊な軌道をとっていたかもし しれ ないが、重爆撃期(海の形成期)には同期軌道にあった」というストーリーを考えることができる。 すなわ ち、たとえ月全体の形が決定された初期の月はGarrick-Bethell et al. (2006)の主張するような離心率 の大きな1:1同期軌道や3:2同期軌道にあったとしても、約40億年前にマスコン盆地が形成された当時 にはすでに現在のような離心率の小さな1:1の同期軌道にあったという仮説である。もちろんこのス ーの時系列の流れに決定的な根拠はなく、この手法単独で月の軌道進化を解き明かすことはできな い。また、観測量として用いたマスコン盆地の玄武岩溶岩の傾斜の情報量も少ないため計算結果の誤 差も多い。より正確に行うためには傾斜の情報だけでなく、玄武岩溶岩の噴出年代の情報なども集めな

