













圧力解放によるマグマ生成





R>R_{MMUb}の時のみ働く:惑星サイズの効果

(4)バースト





original mantle composition

H > H_cの時にマントル・ダイナミクスを支配。下部マントルの存在が前提 地殻のリサイクリング





連続的火成活動と地殻のリサイクリング

円

1	no convection	convection	素過程	効果	月	水星	火星	金星	地球
0.8	Mercury		放射性元素の地殻への濃集	火成活動の減衰	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc
0.6	Mars Venus, Earth Moon 2 3 4 5 6 7 8 9 10 $\log_{10}(Ra)$	対流不安定・プルーム	ホットスポット火山	×	×	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc	
 √ 0.4 0.2 0.1 2 		火成活動•マントル湧昇流 フィードバック	パルス的火成活動 マントルの均質化	×	○?	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc	
		バースト	惑星の二段階進化 パルス的火成活動 地殻のリサイクリン グ	×	×	×	\bigcirc	\bigcirc	
	(Yanagisawa et al., 20	916)	プレート•テクトニクス	連続的火成活動 マントルの不均質化 地殻のリサイクリン グ	×	×	×	×	\bigcirc

マグマ・オーシャンによる地殻形成 弱いマントル対流起源の火成活動 Dichotomy



⁽Evans et al., 2018)

月は高温起源?

古典的巨大衝突モデルによる月の初期温度 (各粒子が経験した最高温度)













低温起源モデル(水平不均質なHPE-分布)



月の作り方? (1) マグマ・オーシャン、(2) 内部は低温、(3) dichotomy

形成時間 >> 数ヶ月?

単発衝突による複数の原始月形成と衝突?



(Rufu et al., 2017))





火星 = 月 + MMUbフィードバック+プルーム

MO地殻+海



二次的火山による地殻?

地殻形成:20Myr以内

http://www.nikon.co.jp/channel/stars/

火星の火山活動史



火成活動史と表層環境史の相関



後期重爆撃による水の供給?

Early-to-middle Noachian



Geothermal heat flux

(Ehlman et al., 2011)

後期重爆撃?



Nearside basins

(Bottke & Norman., 2017)

初期条件:高温起源?

磁場(>4 Ga)

リソスフェアの弾性的厚さ





eempeenen

— ()

MOとMMUフィードバックによる地殻形成→静穏期→プルーム火山による脱ガス



(Ogawa & Yanagisawa, 2012)

Crustal formation: $MO \rightarrow flood basalt$



Plume magmatism caused by the MMU-feedback



MMUbフィードバックと火山活動

月







The dormant era & the later degassing by plume magmatism





Geothermal heat flux

火山活動の局在化



(Grott et al., 2013)



温度とマグマ分布





熱源分布





素過程	効果	月	水星	火星	金星	地球
放射性元素の地殻への濃集	火成活動の減衰	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc
対流不安定・プルーム	ホットスポット火山	×	×	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc
火成活動•マントル湧昇流 フィードバック	パルス的火成活動 マントルの均質化	×	○?	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc
バースト	惑星の二段階進化 パルス的火成活動 地殻のリサイクリン グ	×	×	×	\bigcirc	\bigcirc
プレート•テクトニクス	連続的火成活動 マントルの不均質化 地殻のリサイクリン グ	×	×	×	×	\bigcirc

(Yanagisawa et al., 2016)









(c)

(Ivanov & Head., 2011)

(Hansen & Lopez, 2018)

(Bindschadler et al., 1992)

20 km

Continuous resurfacing による火山平原の形成







力学系の相転移による二段階進化:バーストの時代→熱対流の時代

 \rightarrow resurfacing?

2000





1000

T [K]

Small-scale magmatism

0



 Dekla Tessera
 Till-Hanum
 Ananko
 Falantia

 Plantia
 Kutuo
 Likho
 Vellamo

 Totlus Rogio
 Lowana
 Likho
 Vellamo

 Aktiamat
 Niobe
 Plantia
 Atleera

 Aktiamat
 Niobe
 Plantia
 Likho

 Manatum
 Soggion
 Totlus Regio
 Atleera

 Manatum
 Soggion
 Totlus Regio
 Plantia

 Vestern
 AphroDite
 Terna
 Numbe

 Ouda Regio
 Balk-umiqu
 Totus Regio
 Data

 Ouda Regio
 Balk-umiqu
 Totus Regio
 Data

 Tamina
 Juno Chasma
 Artenia
 Diantia

 Manatum
 Artenia
 Artenia
 Plantia

 Tamina
 Juno Chasma
 Artenia
 Data

 Artanaga Chasma
 Reitia
 Liminota
 Donkwa



(Hansen & Lopez., 2018)



素過程	効果	月	水星	火星	金星	地球
放射性元素の地殻への濃集	火成活動の減衰	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc
対流不安定・プルーム	ホットスポット火山	×	×	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc
火成活動•マントル湧昇流 フィードバック	パルス的火成活動 マントルの均質化	×	○?	\bigcirc	\bigcirc	\bigcirc
バースト	惑星の二段階進化 パルス的火成活動 地殻のリサイクリン グ	×	×	×	\bigcirc	\bigcirc
プレート•テクトニクス	連続的火成活動 マントルの不均質化 地殻のリサイクリン グ	×	×	×	×	\bigcirc

(Yanagisawa et al., 2016)

金星+プレート・テクトニクス=地球の二段階進化







(Utsunomiya et al., 2007)





Two stages of plate tectonics and magmatism



Large Low Shear Velocity Provinces = thermo-chemical pile

1128 S. Cottaar and V. Lekic (2016)





Large Igneous Provinces とプレート・テクトニクス ↓ 初期地球のテクトニクス?



なぜマグマ・オーシャンの痕跡が見つからない?

マグマ・オーシャンからMMU-feedbackへ







コアからの加熱が重要な惑星



(Zuber et al., 2009)

熱収縮(5km程度)→冷却(-250K程度)





火山活動による二次的地殻:4-4.1Ga





洪水玄武岩→MMUb feedback

玄武岩量:デカン高原→母岩の差し渡し300-700km? マントルオーバーターン→低い粘性率





50°N

40°N-



(Head et al., 2011)

(Coffin & Eldholm., 1994)







MMUbフィードバックとコア・マントル境界の熱流量



磁場;地球の1/100程度



(Winslow et al., 2014)

問題提起(1): コア・ダイナモ

月の磁場:原因はコア冷却ではない?



(Weiss & Tikoo, 2014)

月サイエンスブック4.2.3節(石山他)

火星の固有磁場 (> 4Ga)



(Ogawa & Yanagisawa., 2012)

地球の磁場:エネルギー不足



(Bono et al., 2019)

ダイナモ?→乱流問題

(1)マグネティック・プラントル数
 P_m > 1がダイナモの条件 ⇔ 鉄のP_m = 0 ➡ 乱流?
 乱流を維持するエネルギー?

(2)乱流対流による熱輸送?

 $Q_{CMB} > k_{edd} \Delta T/d; k_{edd}; 乱流による熱伝導率 >> 物性値$ $<math>\Delta T \approx 0$ が必要 upper mantle Depth (km)

↓ CMB直上の水平温度コントラスト = 500-1000 ℃
(3)内核の成長による熱組成対流 Q_{CMB} < Q_{adiabatic}?



問題提起(2):惑星の形成過程とMOと進化の整合性

月:高温起源?



(Canup, 2004)







(Bouvier et al., 2018)





(Canup, 2004)

MMU-feedbackによる攪拌・混合





(Whitten et al., 2015)

火星: Cold primordialの問題



2Myr程度で惑星形成→²⁶Alによる加熱?

月の巨大衝突モデル:月は原始地球起源?



Fig. 1. Formation of the lunar disk from Earth's mantle. Example impact of a $0.05M_{\rm E}$ impactor at 20 km s⁻¹ and b = -0.3onto a 1.05M_F Earth spinning with a period of 2.3 hours (‡ in Table 1). Gray circles denote the Roche radius. (A to F) View of SPH particles in the lower hemisphere looking down the counterclockwise spin axis, where colors denote the silicate mantles and iron cores of the Earth and the impactor. The disk is dominated by material originating from Earth's mantle near the impact site (fig. S1 and movie S1). (G) Lower hemisphere view with particle colors denoting the planet (blue), atmosphere (yellow), and disk (green). (H) Density in the equatorial plane of the disk and planet, which is stably stratified.



(Cuk & Stewart, 2012))

月と地球の物質的類似性



Figure 3. Histograms of Li [71,72], 0 [11–13,73], Mg [74], Si [21–23], Cl [75], K [76], Fe [73,77–79] and Zn [80] isotopic compositionsof the Moon, as represented by lunar basalts (black, high-Ti basalts; green, low-Ti basalts) except for Cl, where samples includebasalt, soil, regolith and apatite from basalts. The average isotopic compositions of the Earth (red dots) and typical uncertainties(horizontal red lines) for Li [81,82], 0 [83], Mg [84], Si [22,23,85–88], Cl [89,90], K [91], Fe [92,93] and Zn [80] are plotted forcomparison. (Online version in colour.)(Dauphas et al, 2014)



Emplacement are (Ma)

Late veneer による地球のW-同位体比変化?





月も初期地球の地殻もTheia 起源? (Cf. Dauphas et al., 2014)



Fig. 4. Post-impact state of protoearth and disk from simulation shown in Fig. 2. (a) Temperatures within a 2000-km thick slice through the protoearth, parallel with and centered on the equatorial plane of the planet; (b) same slice as shown in (a), but here color scales with the source object of the material, with red particles originating from the impactor and blue from the target; (c) same slice as in (a), but color scales with material type, with iron particles in red and dunite particles in blue; (d) the entire protoearth and disk, with color scaling with material type (iron vs. dunite) as in (c).







高温起源にしては水がある:K/Th比との関係?



月のマグマ・オーシャンの寿命

億年スケール?⇔火星ではおよそ20 Myr?



