火星・月地下氷探査のための レーダサウンダー

熊本 篤志¹, 臼井 寛裕², 黒川 宏之², 野口 里奈², 東 真太郎³. 石山 謙⁴. 土屋 史紀¹. 寺田 直樹¹. 宮本 英昭⁵. 西堀 俊幸⁴. 岩田 隆浩⁴. 尾崎光紀⁶. 関 華奈子⁵. 山崎 敦⁴. 大竹 真紀子⁴ ¹東北大,²東工大,³九大,⁴JAXA,⁵東大,⁶金沢大

低周波レーダサウンダーによる固体惑星の広域地下探査

- 赤道域オービターによる広域探査(HF,VHF) (Apollo17, 1972) 月 極軌道オービターによる全球探査(HF) (SELENE, 2007-2008) →月表側海領域の古レゴリス層→火山活動の履歴
- 火星 極軌道オービターによる全球探査(HF) (MEX, 2005-) 極軌道オービターによる全球探査(VHF) (MRO. 2006-) →極域氷堆積層・北半球低地の低誘電率領域→火星気候の進化





ImbrianからEratosthenianにかけて 形成された地下層 [Xiao et al., 2015]



火星における宇宙天気・宇宙気候探査計画

火星:過去にハビタブルな環境を持っ ていたことがあったが、現在は失って いる惑星→宇宙空間への大気散逸プロ セスの解明が課題.

火星の氷(水)がどのくらい存在してい て、現在表層から上層大気までどう循 環していて、上層で酸素としてどのよ うに散逸しているか

周回衛星搭載地下サウンダによる火星 表層の氷(水)分布の探査を提案 高緯度:氷の存在が理論・観測の双 方から確認されている ・低緯度:氷(水)の有無は理論的に未 決着、有の観測報告も間接的 →火星では未実施の高分解能(1.5m)地 下探査レーダサウンダ観測で低緯度の 氷を観測(検討中)

(Grimm et al., 2017) Obliquity 25° Surface Porosity 20%

Heat Flow 20 mWm⁻² Heat Flow 14 mWm⁻² ice Latitudinal dependence 10 Myr ofice water thickness Profound tropical 200 Myr sublimation loss (Case B) Tropical ice 500 Myr breached (Case B) vapor Liquid water 1 Gyr loss (Case B) Continued 2 Gyr cooling and ice thickening End state 3 Gyr 氷・水が低緯度 氷・水が全緯度 で維持されず で維持

Case A

Obliquity 38°

Surface Porosity 5%

Case B



 $S_{o} > N_{o} \Rightarrow S_{i} (= S_{o} - G) > Ng + NF(= No-G)銀河雑音 レベル+1dB 3x10^{-21} Wm⁻²Hz⁻¹str⁻¹ [Cane, 1979] → Ng=3x10⁻²⁰ Wm⁻²Hz⁻¹$ 受信機が受け取る電力は $<math>P_{GN} = \frac{G_{A}\lambda^{2}}{4\pi}Y = \frac{1.64 \times (3m)^{2}}{12.56} \times 3 \times 10^{-20} Wm⁻²Hz⁻¹ \times 100 \times 10^{6} Hz = 3.5 \times 10^{-12} W = -84dBm 送信電力 アンテナ$ $<math>\nu - \not{\sigma} \pm \exists - \underline{m} \pm \dot{\sigma} = \frac{10W \times (1.64)^{2} \times (3m)^{2}}{(12.56)^{2} (300 \times 10^{3} m)^{4}}$ $\frac{\nu - \not{\sigma} \pm \exists - \underline{m} \pm \dot{\sigma} = \frac{10W \times (1.64)^{2} \times (3m)^{2}}{(12.56)^{2} (300 \times 10^{3} m)^{4}}$ $\frac{\kappa}{\chi} = \frac{P_{TX}G_{A}^{2}\lambda^{2}}{(4\pi)^{2}R^{4}}\sigma = \frac{10W \times (1.64)^{2} \times (3m)^{2}}{(12.56)^{2} (300 \times 10^{3} m)^{4}}$ $\frac{\kappa}{\chi} = \frac{\pi}{\chi} = \frac{100}{\chi} = \frac{10}{\chi} =$ 分解能 (真空中) ΔR : 帯域幅*BW*による. $\Delta R = \frac{c}{2} \frac{1}{BW} = \frac{1.5 \times 10^8}{100 \times 10^6} = 1.5\text{m}$ Range圧縮: パルス長τ, 帯域幅*BW*による $G_Z [dB] = 10 \log_{10} (\tau \times BW) = 10 \log_{10} (5.12 \times 10^{-6} \times 100 \times 10^6) = 27 \text{dB}$ 減衰率: 周波数f, 火星表層の複素誘電率 ε_r , tan $\delta = 2.182 \times 100 \text{ [MHz]} \times \sqrt{3} \times 0.012 = 0.38 \text{dB/m}$ $= 0.182 \times 100 \text{ [MHz]} \times \sqrt{3} \times 0.012 = 0.38 \text{dB/m}$ $= 0.182 \times 100 \text{ [MHz]} \times \sqrt{3} \times 0.005 = 0.16 \text{dB/m}$ 可探深度: 減衰率α, $\nu - \vec{y} \lor \lambda \tau \bot \Delta \sigma$ ಡ号 報音比*SNR*による $D_{\min} = \frac{S - N - NF + G_z}{\alpha_{\max} \text{ [dB/m]}} = \frac{18}{0.38} = 47 \text{m}$ $D_{\max} = \frac{18}{0.16} = 112 \text{m}$ Doppler周波数偏移: 探査機水平速度4.2 km/s, $\vec{r} \succ \tau \tau \pm 100 \text{ [MHz]} \times 2 \text{ b} \sqcup \tau$ $\Delta f = f \frac{v}{c} = f \frac{V_s \sin \theta}{c} = 150 \text{MHz} \frac{4.2 \text{km/s} \times 0.63}{3 \times 10^8 \text{ m/s}} = 1323 \text{Hz}$ $\frac{V_s}{\theta^{-3}} V_s \sin \theta$ 水平方向のパルス圧縮(Azimuth圧縮・合成開口処理)でunder sampleにならないためにはPRF>2.7 \text{KHz} の必要がある.

Pulse送信間隔 (Pulse Repetition Interval)

斜め下からのエコーが重畳しない必要あり →179us@H=100km. (より高高度ではその倍) 等価サンプル方式でこの時間を空けようとするとAzimuth圧縮に十分な PRF(>2.7kHz)が取れない.

重畳しても識別できればよい?

→PN(疑似乱数)符号BPSK変調方式に変更.パルス毎に符号を変更(符号列4種でH=100kmに対応可能.符号列36種でH=1000kmに対応)



レーダサウンダでは氷(水)どのように観測されうるか?

<u>1. 誘電率コントラストを検出</u>

地中では岩石・空隙・氷が様々なスケールで混在 真空: ε,=1, basalt: ε,=7.3 (3.12g/cc), 氷: ε,=3.2 (0.92g/cc), 水: ε,=80 (1g/cc) tanδ =0.005 – 0.012

分解能より粗いスケールでの混在 →異なる媒質間の誘電率境界から反射

岩石と氷の間の誘電率境界からのエコーの遅れ時間 →<mark>氷層の深さ・形状</mark>

分解能より細かいスケールでの混在 →ある等価誘電率(bulk誘電率)の媒質とみなされる.

同じ化学組成でも、空隙率・空隙に含む媒質に応じて bulk誘電率が変化→誘電率境界をつくりうる. →氷を含む媒質の深さ・形状





レーダサウンダでは氷(水)どのように観測されるか?

<u>2.bulk誘電率を導出</u>

表面エコー強度から反射率を推定し誘電率が決定可能 このとき表面付近の薄い層は分解しきれてないが 分解能程度の深さまでのbulk誘電率としては求まる. ※エコー強度には反射面のroughnessも影響 補正のためには高精度地形データが必要

レーダパルスの伝搬距離が地形から決定できる場合, エコーの遅れ時間からbulk誘電率を導出可能





erested and the second se

火星北半球平原の低誘 電率領域(=古海洋) [Mouginot et al., 2012]

<u>氷の有無による表層媒質のbulk誘電率の変化</u>



Summary

1. 現在検討が進められている火星における宇宙天気・宇宙気候探査計 画に,周回機搭載レーダサウンダによる火星表層氷探査を提案している. 観測周波数50-150MHz,垂直空間分解能1.5mで,探査深度は50-110mと 見積もられる.

2. 現在検討が進められている月極域探査計画に、ローバ搭載高分解能 地中レーダによる月表層氷探査を提案している. 観測周波数1-15GHz, 垂 直空間分解能1cmで, 探査深度は2m程度と見積もられる.

3. レーダサウンダでは、(1)氷を含まない媒質と氷を含む媒質がつくる 誘電率コントラストの深さ・形状、(2)氷を含む媒質のbulk誘電率の値か ら媒質に含まれる氷の量、などの情報が得られることを期待している.

4. 氷によらない誘電率コントラストも存在しうる.