

4. 地球電離圈

4. The Earth's lonosphere

細川敬祐

HOSOKAWA Keisuke 電気通信大学大学院情報理工学研究科 (原稿受付:2014年6月3日)

地球電離圏は、太陽からの極端紫外線放射によって大気が部分的に電離されている領域である.電離圏に分 布する弱電離プラズマは、背景に存在する中性大気の変化に強く影響を受ける.また、高緯度電離圏のプラズマ 環境は、その上方に広がる磁気圏との磁力線を介した相互作用の結果、激しい時空間変動を示す.本章では、ま ず、地球電離圏の鉛直構造とプラズマの生成/消滅過程、および電離圏プラズマの大規模な分布を概観する.続 いて、地球電離圏における代表的な擾乱現象として、極冠パッチ、中規模伝搬性電離圏擾乱、プラズマバブルの 3つを取り上げる.最後に、電離圏に電子密度の揺らぎを作り出すプラズマ不安定について述べる.

Keywords:

ionosphere, electron density, weakly-ionized plasma, aurora, plasma convection, polar cap patches, medium-scale traveling ionospheric disturbances, plasma bubble, plasma instability

4.1 はじめに

地球電離圏は、太陽からの極端紫外線 (Extra Ultra Violet: EUV) 放射によって部分電離された地球の超高層大気 領域である. 60-800 km 程度の高度範囲に存在し, 国際宇 宙ステーションや低高度を周回する人工衛星は、電離圏の 中を飛翔している.経験モデル[1,2]による電子密度およ び中性大気密度の鉛直構造を図1に示す.300km付近に現 れる電離圏のピーク高度では電子密度が10¹¹から10¹² m⁻³ 程度にまで達するが、中性大気の密度は同高度で 10¹⁵ m⁻³ 程度であるため、地球電離圏はもっとも濃い部分ですら 0.1% 程度が電離しているに過ぎない弱電離プラズマであ ると言える.このため、地球電離圏では、電離大気が背景 に存在する中性大気と運動量,熱量の交換を行うことによ り、完全電離プラズマ中では見られないような物理過程が 生じる.また、地球電離圏は、特に高緯度領域において、そ の上部に広がる地球磁気圏と磁力線を介して結合してお り、磁気圏からの電場の投影、および荷電粒子の降下に よって大きく影響を受けることになる.

4.2 地球電離圏の基本的性質

4.2.1 地球電離圏の鉛直構造

図1に示すような電子密度の高度分布,および主イオン の種別に基づいて,地球電離圏はD領域(60-90 km),E 領域(90-150 km),F領域(150 km以上)という3つの 高度領域に区分される.電子密度のピークは,通常F領域 の300 km付近の高度に位置する.図1から,地球電離圏の 電子密度は,特に200 km以下の高度において,日照のない

University of Electro-Communications, Chofu, TOKYO 182-8585, Japan

夜間に顕著に減少することがわかる.

地球電離圏における主イオンの種別は高度によって異な る. E 領域は, NO⁺, O⁺2などの分子イオンによって構成さ れている. それに対して, 電子密度のピーク高度を与える F 領域では, O⁺という原子イオンが卓越している. 主イオ ンが, 原子イオンであるか分子イオンであるかによって, プラズマの消滅過程, とくにその時定数に顕著な差異が生 じる. これによって, E 領域とF 領域ではプラズマの空間 分布や時間変動に大きな違いが現れる.

4.2.2 地球電離圏プラズマの生成

電離圏では、太陽からの EUV 放射を、酸素原子、窒素分 子、酸素分子などの中性大気が吸収することによって光電 離が起こり、その結果としてイオンと電子が生成される. 電離生成の高度分布について考える際には、電離される側 の中性大気と電離する側の EUV 放射の高度分布の双方を 考慮する必要がある.中性大気は、静水圧平衡にあるため に、高度が上がるに従ってその密度が指数関数的に減少す る.それに対し、EUV は中性大気を電離することによって 減衰するために、低高度ほどその強度が弱くなる.電離生



図1 経験モデル[1,2]による電子・中性大気密度の鉛直構造.

author's e-mail: keisuke.hosokawa@uec.ac.jp

成率の高度分布はその両者の掛け合わせとなり,例えばF 領域において卓越する O⁺の生成率は,高度 200 km 付近で 最大値を取る.

地球電離圏では,太陽 EUV 照射に伴う光電離以外にも, 磁力線に沿って地球大気に降下する磁気圏プラズマによる 衝突電離が起こる.磁気的な緯度が60度を超えるような極 域の電離圏では,磁気圏プラズマシートにその起源を持つ 荷電粒子が降下することによって,極を取り囲むリング状 の領域においてオーロラが発生する.オーロラを光らせる 荷電粒子(オーロラ粒子)の降下は,主として高度100 km 近辺のE領域において突発的な電離を引き起こすことが知 られている.よって,地球の極域電離圏において電子密度 の空間構造やその時間変化を考える場合,太陽 EUV 照射 による光電離と,磁気圏からの粒子降下による衝突電離の 双方を考慮する必要がある.

4.2.3 地球電離圏プラズマの消滅

太陽 EUV 照射もしくは磁気圏からの粒子降下によって 生成されたプラズマは,再結合によって元の中性大気粒子 に戻る.前述のようにE領域プラズマはNO⁺,O⁺などの分 子イオンによって構成されているため,以下に挙げる解離 再結合反応によって電荷を失う.

$$NO^{+} + e \rightarrow N + O, \tag{1}$$

$$O_2 + e \rightarrow O + O. \tag{2}$$

それに対して, F 領域の主イオンである O⁺は, 以下に示す ような分子(N₂, O₂)との組み替え衝突反応を経て分子イ オンへと形を変えたあと, 解離再結合によって消滅する.

$$O^{+} + N_{2} \rightarrow NO^{+} + N, \qquad (3)$$

$$O^{+} + O_{2} \rightarrow O^{+}_{2} + O. \qquad (4)$$

分子イオンの解離再結合反応は、組み替え衝突の反応に比 べて十分に速い.これにより、E領域の電子密度は生成が 止まると速やかに減衰するのに対して、F領域では電離生 成が止まった後(例えば日没後)も、少なくとも数時間以 上はある程度の電子密度が維持されることになる.

4.3 地球電離圏プラズマの大規模構造

地球電離圏プラズマが水平方向にどのように分布するか は、EUV 照射による電離生成、オーロラ粒子降下による電 離生成、高度によって異なるプラズマの消滅過程、さらに は磁力線に平行および垂直な方向にプラズマが運動するこ とによる輸送過程が複雑に絡み合って決まる.ここでは、 極域と低緯度の電離圏について、典型的なプラズマの空間 分布を示し、その分布を作り出す物理過程について述べる.

4.3.1 極域電離圏プラズマの分布

図2に冬季北半球の極域電離圏のプラズマ環境を模式的 に示す.日照日陰境界線よりも昼側の領域では,EUV 照射 によってプラズマが生成される.一方,夜側では光電離に よるプラズマの生成がないために,一般には電子密度は低 くなる.ただし,O⁺が主イオンであるF領域においては, 再結合に要する時定数が長いために,電子密度の空間構造 は日照の分布と完全には一致せず,日没後もF領域ではあ る程度の電子密度が維持される.

極域電離圏には、オーロラ粒子の降り込みが顕著である オーロラ帯と呼ばれる領域が存在する.オーロラ帯では、 荷電粒子の降り込みによって衝突電離が起こる.ただし、 オーロラ粒子降下による電離は、主として分子イオンに よって構成されるE領域において生じるため、再結合の時 定数が短い.よって、オーロラ帯では、オーロラが出現し ている領域/時間帯においてのみ電子密度の増大が起こる こととなり、電子密度の時空間変動が激しいことが知られ ている.図2に示すように、オーロラ帯よりも極側の領域 を極冠域と呼ぶ.極冠域では、冬季には1日中日照がなく、 かつオーロラも出現しないため、その場におけるプラズマ の生成がない.よって、図2に示すように電子密度が非常 に低くなることが予想されるが、次に述べるプラズマ対流 の効果によって、極冠域にも高い電子密度の領域が現れる ことが知られている.

図2に矢印で示したように、極域電離圏F領域には大規 模なプラズマの対流が存在し、その対流によるプラズマの 循環が生じる[3]. このプラズマの大規模な循環によって, プラズマ密度の空間分布が大きく変えられることになる. **図2**に示した対流は、惑星間空間磁場(Interplanetary Magnetic Field: IMF) が南向きの時に見られる2つのセル から成るパターンを示している.極冠域において反太陽方 向の流れが卓越し、この反太陽方向の流れは、 真夜中に達 すると向きを変え、朝夕のオーロラ帯で昼間側へ戻るよう な対流へと繋がっていく.対流の速度は数100m/sから数 km/s 程度であり、極冠域を横断して昼から夜までプラズ マを輸送するのに数時間程度の時間を要する. F領域では 中性大気との衝突が充分に小さいため、イオンも電子も **E**×B ドリフトをしていると考えてよい. つまり, 図2に 示されているプラズマ対流は、電離圏 F 領域プラズマのバ ルクな運動を示していることになる.

電離圏とその上に存在する磁気圏は、磁力線を介して電磁気的に結合しており、磁気圏プラズマの対流運動は電離圏を巻き込んで進行する.つまり、極域電離圏対流は、磁気圏対流によって駆動されているのである.このような磁気圏と電離圏が結合した系におけるプラズマ対流の概念は、Dungeyによって初めて導入された[4]. IMF が南向きの時には、昼間側磁気圏界面と磁気圏尾部赤道面におい



図2 極域電離圏のプラズマ環境の模式図.

て磁気リコネクションが起こり,それによって解放された 電磁エネルギーが,磁気圏・電離圏の大規模プラズマ対流 を駆動すると考えるいわゆる古典的な Dungey サイクルの パラダイムである.このコンセプトは,磁気圏のプラズマ 運動に伴って発生した電場が,等電位である磁力線を介し て電離圏に投影されることで電離圏の対流が駆動されると いう考え方に基づいている.ここで述べたプラズマ対流に よって,極域電離圏のプラズマ分布は激しい時空間変動を 示すことになるが,その詳細については,4.4.1において極 冠パッチという現象を例に取って示す.

4.3.2 低緯度電離圏プラズマの分布

4.3.1では、磁気圏から印加された電場による **E**×**B**ドリフトによってF領域プラズマの循環が起こり、極域電離圏の電子密度分布が変わりうることを述べた.ここでは、電離圏を流れる中性大気風のドラッグで生じた電場による **E**×**B**ドリフトが、低緯度電離圏に赤道異常と呼ばれる電子密度の大規模構造を形作る様子を示す.

E領域高度においては、中性粒子とイオンの衝突周波数 がイオンのサイクロトロン周波数よりも大きくなる.しか し、電子については、衝突周波数よりもサイクロトロン周 波数のほうが大きい. その結果, 中性粒子との衝突による ドラッグ効果がイオンと電子で異なり、電離圏には電流が 流れることになる.これにより、電離圏の電気伝導度が空 間的に非一様である部分には分極電荷が蓄積し、結果とし て分極電場が生成される.電離圏高度では、赤道域の昼間 側から放射状に中性大気の流れが生じ、同じく赤道域の夜 側へと収束する. この中性大気の流れから電離圏電流の流 れを計算すると,昼間側では低緯度の午前中の領域に収 束,日没付近に発散があることがわかり,これらの領域に それぞれ正負の電荷が蓄積する.その結果,昼間側の低緯 度領域では、朝から夕方へ向かう東向きの電場(ダイナモ 電場)が作られることとなる.この電場は、電流が流れる E 領域に生じるが、地球の磁力線が等電位であるために F 領域にもマップされ、プラズマの運動を引き起こす.

赤道域において地球磁場は北向きであることから,東向 きのダイナモ電場による **E**×**B** ドリフトを考えると磁力線 に垂直な方向の上向きのプラズマの運動が生じる.上昇し たプラズマは,主として重力による力を受けて磁力線に 沿って下向きに拡散する.この結果として,磁気的な赤道 から南北に少し離れた領域に赤道異常と呼ばれる電子密度 の極大領域ができる[5].このように,低緯度電離圏では, 熱圏大気の風によって作られたダイナモ電場によるプラズ マの輸送が,電子密度分布の大規模構造を決定する際に重 要な役割を果たしている.

4.4 地球電離圏に見られるプラズマ擾乱

4.3で述べた地球電離圏の大規模構造の中には、それよ りも空間スケールが小さい様々な電子密度の擾乱が現れ る.数100km程度の中規模スケールの現象として、極域に おいては、極冠パッチ、中・低緯度域においては、プラズ マバブルや中規模伝搬性電離圏擾乱が挙げられる.ここで は、これらの現象について述べ、未解明問題を示す.

4.4.1 極冠パッチ

極冠パッチは, EUVによって電離された日照領域の高密 度プラズマが,極冠域を流れる反太陽方向のプラズマ対流 に乗って,夜側の日陰域へと輸送される現象である.この 現象は, IMF が南向きの時に高い頻度で発生し,低高度衛 星によるプラズマ密度観測,地上大気光観測,レーダー観 測などに基づいてその形態が観測されてきた[6].図3に 極冠パッチの動態を模式的に示す.前述のようにIMFが南 向きの時には,極域には2つのセルから構成される対流構 造が現れる.特に昼間側の日照日陰境界線付近では,昼間 側磁気圏界面で起こる磁気リコネクションの影響によって 反太陽方向の対流が強まっている.この反太陽方向のプラ ズマ対流は,昼間側の日照プラズマを極冠域へと間欠的に 取り込み,電子密度が局所的に増大した島状の領域を作り 出す.この領域が,反太陽方向の対流に乗り,遠く夜側ま で輸送される現象が極冠パッチである.

前述のように、F領域プラズマは、再結合の時定数が大 きく、生成が停止したあとも数時間にわたってその密度を ある程度維持するため、日陰域を輸送されている間もパッ チ内の電子密度は高いまま保たれる.これにより、日陰領 域において、背景の数倍から10倍にまで達する高い電子密 度領域が観測される、極冠パッチは、1980年代に発見され て以降、様々な地上・衛星観測や数値シミュレーションを 用いて研究されてきた.特に、パッチが島状の領域に分断 されるメカニズムに関しては、様々な仮説が提唱されてき たが、そのうちのどれが最も支配的なプロセスであるかに ついて、いまだに結論が出ていない.ただし、提唱された 仮説のいずれもが極域対流の急激な時間変化に基づいたも のであり, 昼間側磁気圏界面における磁気リコネクション がパッチの生成に重要な役割を果たしていることが示唆さ れている[7].特に、間欠的な磁気リコネクションがパッチ の周期性を作り出している可能性が近年報告されている[8].

図4に極冠パッチの全天大気光イメージャによる観測例 [8]を示す.視野の中央部に見られる大気光発光強度(F 領域の電子密度におおよそ比例)の増大している領域が極 冠パッチである.このような2次元のイメージング観測か らは,パッチがその形状をダイナミックに変化させながら 極冠域を旅していることが見て取れ,極域プラズマ対流が 持つ激しい時間変化や空間的な非一様性がポーラーパッチ



図3 極冠パッチの模式図.



図4 パッチの全天大気光イメージャによる観測例[8].

の空間構造の決定に影響を与えていることが示唆される. パッチは、極冠域のプラズマ環境を支配し、複雑な密度擾 乱を引き起こすために衛星測位にも影響を与える[9]. 今 後は、光学・レーダーによるイメージング観測と数値シ ミュレーションを組み合わせて、これらの影響をより定量 的に理解していく必要がある.

4.4.2 中規模伝搬性電離圏擾乱

電離圏下領域を伝搬する電子密度の波状構造である中規 模伝搬性電離圏擾乱(Medium-scale Traveling Ionospheric Disturbances: MSTID)は、日本上空などの主として中緯 度域において頻繁に観測される現象である.図5に、日本 国内のGPS受信機網による全電子数の観測によって得られ た典型的な MSTIDの様相を示す[10].夜間,昼間ともに 数 100 km スケールの水平波長をもつ電子密度の波状構造 が日本上空を伝搬していく様子が見て取れる.MSTIDは 大気重力波による中性大気の振動によって電離大気が磁力 線に沿った方向に動かされるために生じると長年考えられ てきたが、近年の中緯度夜間の大気光イメージャや GPS 受信機網の観測から、夜間の MSTID には、従来の大気重 力波を原因とする考え方では説明できない特徴があること がわかってきている[11].

夜間に観測される MSTID の空間構造は,中性大気の風 が駆動する電流を電子密度の微小擾乱に沿って連続に流す ために分極電場が生じ,その分極電場が電離圏を鉛直方向 に変動させることによって作られていると考えられてい る.この Perkins 不安定[12]と呼ばれるプラズマ不安定に よる MSTID の生成を支持する観測結果として,南北半球 の磁気共役点において,波状構造の波長や伝搬速度,振幅 などに磁気共役性が存在することが挙げられる[13].これ は,等電位である磁力線を介して南北半球で共有される分 極電場が,夜間 MSTID の生成・伝搬機構に対して重要な 役割を果たしていることを意味する.また,低高度衛星に よるプラズマドリフトの観測によって,MSTID の近傍に



図5 MSTIDの GPS 全電子数観測(左:夜間,右,昼間)[10].

分極電場が実在することが確認されており[14],夜間の MSTID に関しては、中性大気の波である大気重力波の現 れではなく、電磁気的な効果がその生成に寄与しているこ とが示唆されている.但し、このプロセスは、夜間 MSTID の性質を定性的に説明できるものの、線形理論の範疇では プラズマ不安定の成長率が小さく、観測の定量的な説明は 未だに成されていない.現在は、電離圏 E-F 領域の電磁気 的な結合過程を含めた MSTID の生成機構が研究されてお り、今後、観測や数値シミュレーションによる解明が進む ものと期待されている.

4.4.3 プラズマバブル

プラズマバブルは、電離圏下部に存在する低密度プラズ マがF領域ピークよりも高い高度まで上昇する現象であ る.赤道域、低緯度域において観測される.図6に大気光 イメージャによって捉えられたプラズマバブルのイメージ を示す[15].図中の枝のような暗い領域がプラズマバブル である.

プラズマバブルは磁気赤道において生じる Rayleigh-Taylor 不安定によって生成されると考えられている. 赤道 域では、下向きの重力加速度によりイオンは東向きにドリ フトし、結果として東向きの電流が生じている. F領域下 部で等密度面に上下方向の揺らぎが生じると、電流の一様 性を保つために分極が生じる. 分極による電場に伴う $E \times B$ ドリフトにより、等密度面の上昇部分で上向き、下 降部分で下向きの力を受け、初期擾乱は成長する. F 領域 下部で上昇を始めた低密度プラズマがF領域ピークを超え て非線型的に発展し、泡状にF 領域上部まで成長を続けた ものがプラズマバブルとして観測される[16].

プラズマバブルの内部では2次的なプラズマ不安定が起 こり、よりスケールの細かいプラズマの粗密構造ができ る.この粗密構造は、電離圏を通過する衛星電波に揺らぎ (電離圏シンチレーション)を引き起こすことが知られて いる[17].このため、プラズマバブル発生の場所・時刻を 評価・予測することが実用面から求められている.プラズ マバブルの基本的な生成機構は既に明らかとなっているも のの、プラズマ不安定の発生条件や、初期的な密度揺らぎ の起源が未だに明らかになっておらず、赤道域における複 数の観測機器による3次元的な物理量の測定、および数値 シミュレーションによる研究の進展が必要とされている.

4.5 地球電離圏に見られるプラズマ不安定

極冠パッチやプラズマバブル, MSTID の内部・近傍に は、さらに細かい空間スケールの電子密度の揺らぎ(イレ ギュラリティ)が存在していることが明らかになっている



図6 大気光撮像によるプラズマバブルの観測例[15].

[17,18,19]. これは,電離圏 F 領域に存在する数 100 km スケールの電子密度構造の内部・近傍には,緯度に関わらず,微小スケールの密度擾乱が必然的に存在することを意味している.

極冠パッチの近傍で観測されるイレギュラリティは初期 的な電子密度の微小擾乱を横切って流れる水平電流の連続 性を保つために分極電場が生じ,その分極電場が初期擾乱 を増幅することによって生成されていると考えられてい る. このプロセスは, Gradient-drift 不安定[20]として知ら れているが、根源的なメカニズムは、プラズマバブルや MSTIDの生成の際に考えたプラズマ不安定と共通である. つまり、電子密度の勾配が存在する状況で、電離圏に流れ る電流が初期的な電子密度擾乱を横切って連続であろうと するために生じる分極電場がプラズマの構造化を担ってお り、広い意味において、弱電離プラズマ中に生じる交換型 不安定であるということができる.このように電離圏F 領域の異なる緯度において観測される異なった構造が、共 通の普遍的なプラズマ不安定によって形成されている可能 性があることは特筆に値する.このことは、電離圏のよう な弱電離プラズマ中では,電子密度の勾配が存在し,電流 が流れさえすれば、交換型のプラズマ不安定が生じるとい うことが「典型的に期待できる」ということを意味する.

但し, MSTID 生成の鍵を握ると考えられている Perkins 不安定,極冠パッチ近傍のイレギュラリティの生成に寄与 していると考えられている Gradient-drift 不安定の双方に おいて、線形理論によって得られる成長率は小さく、観測 を定量的に説明できないことが指摘されている[21].これ は、構造の成長が非線形段階において起こっていること、 他の不安定とカップルすることで成長が促進されているこ とを示すものである. 例えば、極冠パッチに伴うイレギュ ラリティに関しては、Gradient-drift不安定とKelvin-Helmholtz 不安定との組み合わせによって大きな成長率が 得られている可能性が示されている[7].また,夜間 MSTID に関しては、Perkins 不安定が起こっている F領域 と, E領域に現れるスポラディック E層と呼ばれる構造の 内部で生じている不安定がカップリングして, MSTID の 成長を引き起こしている可能性が指摘されている[22].こ れらの非線型性が生じるということが電離圏という状況に おいて「典型的に期待できる」ことであるかどうかについ ては、まだ深い理解はなされていない. 但し、E領域、F 領域という電離大気と中性大気の結合過程が異なる二つの 領域が磁力線によって結合されているという点と、太陽風 /磁気圏から時間的空間的な変化が大きい電場の投影を常 に受けているという2つの点において、非線型過程がプラ ズマ不安定による構造の形成に寄与する条件が揃っている と考えることはできる.

今後,不安定の時間発展を制御するパラメータ(密度勾 配のスケール長,中性風速,背景電場,粒子降下など)を 高い時空間分解能を持つ観測機器によって精密に測定し, 得られたデータの特性を十分に考慮した数値シミュレー ションを行うことで,弱電離プラズマ中のプラズマ不安定 が電離圏プラズマの構造化に与える影響を定量的に吟味し ていく必要がある.地上・衛星観測が充実している地球電 離圏において,交換型プラズマ不安定によってプラズマに 構造が生み出されていく過程を研究することは,その他の 観測が疎な領域(磁気圏,惑星電離圏,太陽・恒星などの 他天体)において生じている様々なプラズマ不安定現象を 理解する上で重要な意義をもつと考えられる.

4.6 おわりに

地球電離圏プラズマは、弱電離プラズマであるがため に、背景にある中性大気からの影響を強く受ける.また、 上部に存在する磁気圏から電磁気的なエネルギーの流入が あるために、複雑な物理過程が現れる.近年は、下層大気 とのカップリングによって生じる電離圏変動が観測・数値 シミュレーションによって示されつつあり、これらの隣接 領域との結合を含めた形で、電離圏プラズマのダイナミク スを包括的に理解することが求められている.地球電離圏 は長い観測の歴史を持ち、現在も最先端の観測機器を用い てグローバルな観測が行われている領域である.密な観測 ができるという利点を生かして、複数の隣接領域とエネル ギーの交換がある弱電離プラズマ環境を普遍的に理解する ことをめざした研究が行われるべきである.

参考文献

- [1] D. Bilitza, Adv. Space Res. 20, 1751 (1997).
- [2] A.E. Hedin, J. Geophys. Res. 96, 1159 (1991).
- [3] J.P. Heppner and N.C. Maynard, J. Geophys. Res. **92**, 4467 (1987).
- [4] J.W. Dungey, J. Geophys. Res. 69, 3913 (1964).
- [5] H. Rishbeth, Ann. Geophys. 18, 730 (2000).
- [6] G. Crowley, Rev. Radio Science 1993-1996, 619 (1996).
- [7] H.C. Carlson, Radio Sci. 47, doi:10.1029/2011RS004946 (2012).
- [8] K. Hosokawa et al., J. Geophys. Res. 118, 447 (2013).
- [9] P. Prikryl *et al.*, Ann. Geophys. 29, 377 (2011).
- [10] T. Tsugawa *et al.*, GPS Solutions 11, doi:10.1007/s10291-006-0045-5 (2006).
- [11] A. Saito et al., Geophys. Res. Lett. 25, 3079 (1998).
- [12] F.W. Perkins, J. Geophys. Res. 78, 218 (1973).
- [13] Y. Otsuka *et al.*, Geophys. Res. Lett. **31**, doi:10.1029/2004 GL020262 (2004).
- [14] K. Shiokawa *et al.*, J. Geophys. Res. 108, doi:10.1029/2002
 JA009639 (2003).
- [15] Y. Otsuka *et al.*, Geophys. Res. Lett. **29**, doi:10.1029/2002 GL015347 (2002).
- [16] R.F. Woodman and C. La Hoz, J. Geophys. Res. 81, 5447 (1976).
- [17] M.C. Kelley et al., J. Geophys. Res. 87, 5217 (1982).
- [18] A. Saito *et al.*, Earth Planets Space 54, 31 (2002).
- [19] K. Hosokawa *et al.*, J. Geophys. Res. 114, doi:10.1029/2008 JA013707 (2009).
- [20] M.J. Keskinen and S. L. Ossakow, Radio Sci. 18, 1077 (1983).
- [21] J.I. Moen *et al.*, J. Geophys. Res. 107, doi:10.1029/2001JA 000111 (2002).
- [22] T. Yokoyama *et al.*, J. Geophys. Res. 114, doi:10.1029/2008 JA013789 (2009).