吉備国際大学 政策マネジメント学部研究紀要 第3号,31-41,2007

電離圏における対流電場の過遮蔽

石川裕子1) 橋本久美子2) 菊池 崇3) 渡辺 尭1) 国武 学4) 大高一弘4)

Overshielding of The Convection Electric Field in The Ionosphere

Ishikawa, Y., K.K. Hashimoto, T. Kikuchi,

T. Watanabe, M. Kunitake, and K. Ohtaka

キーワード:電離圏対流、対流電場、過遮蔽、オーバーシールディング

1. 序論

1.1 磁気圏対流電場の中低緯度電離圏への侵入

太陽活動に伴う地球周辺空間の環境変動を解明す る宇宙天気研究では、磁気嵐やサブストーム時の3 次元電流系発達や、内部磁気圏の粒子加速などが重 要な課題である。これらの課題において、磁気圏対 流の内部磁気圏への侵入や、その遮蔽が重要な鍵と なると考えられる。磁気圏対流を駆動する電磁エネ ルギーは、昼側磁気圏境界における太陽風磁場と地 球磁場の相互作用によって磁気圏内に流入する (Dungy, 1961)。磁気圏対流電場は領域1沿磁力線 電流を介して、極域電離圏に電磁エネルギーととも に流入し中低緯度電離圏へ侵入することが、低緯度 や赤道のレーダー観測により示されている(Kelley et al. 1979, Gonzales et al. 1979, Fejer et al. 1979な ど)。Kikuchi et al. (1996)は、高緯度と低緯度・ 磁気赤道の磁力計観測から、高緯度と昼側磁気赤道 で DP2磁場変動が数十秒の精度で同時であり、極 域電離圏の対流電場が、ほぼ瞬間的に赤道まで侵入 することを示した。これは対流電場の発達にともな い、極域から昼側赤道まで広がる電離層で電流回路 が形成されることを意味し、電磁エネルギーが磁気 圏から極域電離圏を経て、中低緯度まで流入してい ることと等価である。

中低緯度電離圏と内部磁気圏は磁力線を介して結 合しているため、中低緯度に侵入した対流電場は、

1)茨城大学大学院 理工学研究科 博士前期過程 地球生命環境科学専攻						
〒310-8512 茨城県水戸市文京2-1-1						
2)吉備国際大学 政策マネジメント学部						
〒716-8508 岡山県高梁市伊賀町 8						
3)名古屋大学 太陽地球環境研究所						
〒464-8601 名古屋市千種区不老町						
4) 独立行政法人情報通信研究機構						
〒184-8795 東京都小金井市貫井北町4-2-1						
1) Physical Sciences, Graduate School of Science, Ibaraki University						
2-1-1 Bunkyo, Mitoshi, Ibaraki, 310-8512, Japan						
2) School of Policy Management, Kibi International University						
8, Igamachi, Takahashi, Okayama, 716-8508, Japan						
3) Solar-Terrestrial Environment Laboratory, Nagoya University						
Furo-cho, Chikusa-ku, Nagoya, 464-8601, Japan						
4) National Institute of Information and Communications Technology						
4-2-1, Nukui-Kitamachi, Koganei, Tokyo 184-8795, Japan						

内部磁気圏に伝搬することが考えられる(Kikuchi, 2005)。磁気圏衛星の電場観測により、磁気嵐時に 対流電場が遮蔽されずに内部磁気圏まで侵入するこ とが、Wilson et al. (2001), Shinbori et al. (2005) によって示された。磁気嵐時の内部磁気圏の対流電 場は、放射線帯粒子の生成に重要な役割を担うと考 えられる(Lyons et al., 2005)が、衛星観測による 事例研究は多くはない。一方、Hashimoto et al. (2002)は電離圏対流電場が大きく変動するとき、 1分以内に非対称な赤道環電流が変動することを示 し、対流電場が中低緯度電離圏を経て内部磁気圏に 伝播するモデルを提案した。このように、中低緯度 電離圏は内部磁気圏と結合しているため、この領域 の電場変動の研究が重要な意味を持つ。

1. 2 対流電場の遮蔽

他方、中低緯度電離圏の対流電場を考える際に は、侵入のほかに遮蔽を無視することができない。 対流電場の遮蔽は、領域2沿磁力線電流(R2-FACs)の成長にともない、極域対流電場と逆向き の電場が、電離圏に印加されるために生じると、解 釈される(Vasyliunas 1972, Wolf et al., 1982, Spiro et al. 1988, Kikuchi et al., 2000, 2003, Kobea et al., 2000など)。極域対流電場の中緯度電離圏への侵入 と遮蔽については、磁力計網観測やレーダー観測に よる事例研究がなされ、対流(DP2)電場の発達 から20~30分遅れて、過遮蔽が生じる (Somajajulu et al. 1987, Kikuchi et al. 2000, Peymirat et al. 2000) ことや、過遮蔽が、午後側の磁気緯度62.5度付近よ り低緯度側で発生することが報告されている (Kikuchi et al. 2000)。サブストームや磁気嵐時に 極域電離圏対流が発達し、その後、急激に対流が弱 まると、昼側磁気赤道で対流電場の過遮蔽が生じる と解釈されている (Kelley et al. 1979, Gonzales et al. 1979, Fejer et al. 1979, Kikuchi et al. 2000, Kobea et al. $2000)_{\circ}$

また、AMIE や MTIEGCM などのモデル計算に よっても、電離圏における領域1 沿磁力線電流と領 域2 沿磁力線電流の電場ポテンシャルの競合によっ て、中低緯度への対流電場の侵入や遮蔽が生じるこ とが示されている(Nopper and Carovillano 1978, Senior and Blanc 1984, Kobea et al. 2000, Peymirat et al. 2000)。

本研究では、午後側のサブオーロラ帯を中心に発 生する遮蔽電場を詳細に調べ、領域1沿磁力線電流 の減少によるとする、従来のモデルでは説明できな い特性を持つことを明らかにした。その特性の詳細 を報告し、その原因について議論する。

2. 解析結果

磁気圏対流電場は、極域から中低緯度、磁気赤道 まで瞬間的に伝播し拡がるが、サブオーロラ帯から 低緯度で遮蔽されることから、本研究では極冠から オーロラ帯、サブオーロラ帯までを含む地磁気観測 網である IMAGE (International Monitor for Auroral Geomagnetic Effects) のデータを用いた。一般 に IMF が南向きのときに磁気圏対流電場が発達す るため、電離圏では極から赤道まで同時に DP2 電 離層電流系が強まり、その磁場効果が磁力計で観測 される。サブオーロラ帯より低緯度で対流電場の遮 蔽電場が発達すると、対流電場は低緯度側で打ち消 される。さらに遮蔽電場が強まり、過遮蔽が生じる こともある。このような対流電場の遮蔽・過遮蔽が 発生した事例を抽出するために、IMAGE 磁力計観 測網データのX成分の1日プロットで、全観測点 で相関のよかった DP2 地磁気変動が、時間ととも にサブオーロラ帯より低緯度で相関がなくなる現象 を、「遮蔽が発生した」と定義した。2000年の1年 間のデータから、31個の事例を抽出し解析を行っ た。本論文では、2000年2月8日1440 UT に遮蔽電 場が発達した事例を、詳細に解析した結果を報告す る。

2.1 サブオーロラ帯における対流電場の遮蔽

気緯度56.9~75.3度に位置する12観測点(表1)の

IMAGEの磁気経度102.2~113.0度に沿って、磁 X成分を図1に示す。NUR(磁気緯度56.89度)か

表1 本研究で使用した地磁気観測点一覧。磁力計観測網 IMAGE の12観測点と IN-TERMANGET の4 観測点の地理座標と地磁気座標。

観測所名	観測所コード	地理緯度	地理経度	磁気緯度	磁気経度
IMAGE					
Ny Ålesund	NAL	78.92	11.95	75.25	112.08
Longyearbyen	LYR	78.20	15.82	75.12	113.00
Hornsund	HOR	77.00	15.60	74.13	109.59
BearIsland	BJN	74.50	19.20	71.45	108.07
Sørøya	SOR	70.54	22.22	67.34	106.17
Masi	MAS	69.46	23.70	66.18	106.42
Kilpisjärvi	KIL	69.02	20.79	65.88	103.79
Muonio	MUO	68.02	23.53	64.72	105.22
Pello	PEL	66.90	24.08	63.55	104.92
Oulujärvi	OUJ	64.52	27.23	60.99	106.14
Hankasalmi	HAN	62.30	26.65	58.71	104.61
Nurmijärvi	NUR	60.50	24.65	56.89	102.18
INTERMAGNET					
Fredericksburg	FRD	38.20	282.63	48.40	353.38
San Juan	SJG	18.38	293.88	28.91	9.98
Ancon	ANC	-11.79	282.84	3.05	354.40
Kakioka	KAK	36.23	140.18	26.77	207.99



図1 IMAGE 磁力計観測網の地磁気 X 成分。 1440 UT に17 MLT(磁気地方時)付近に位置す る。縦点線はDP2磁場変動の開始時刻(1205 UT)と、過遮蔽開始時刻(1439 UT)を示す。

ら SOR (磁気緯度67.34度)のX 成分が1205 UT 頃 に増加し始めた。観測点は1200 UT に1430 地磁気 地方時(MLT)に位置し、午後側の東向きオーロラ ジェット電流が強まったことを示す。同時に極冠側 の BJN(磁気緯度71.45度)から NAL(磁気緯度 75.25度)の地磁気X 成分が減少していることか ら、午後側の DP2電流セルが発達したことがわか る。

このとき ACE 衛星が観測した太陽風磁場(IMF) と太陽風速度、密度を図2に示す。IMF Bz 成分は 0835 UT に+3 nT から-2 nT に変動した後、約6 時間にわたり0~-3.5 nT の弱い南向きで推移し た。1400 UT 頃から負の Bz 値はゆっくりと減少し、 1440 UT 以降は0~+1 nT になった。一方 IMF By 成分は、1035 UT から1600 UT 頃まで-2.5~-3.5 nT で安定していた。このように弱い南向き IMF に よって、1205 UT から2 時間30分の間にゆっくりと



(GSM 座標系)と、太陽風速度、数密度。

対流電場が発達し、DP2電流系が強まったと考え られる。

1410 UT頃にSOR、MAS、KILで、地磁気X成 分の増加が急になり始めたが、MAS より低緯度側 の観測点では、変化率はほとんど変わらなかった (図1)。1439 UT に PEL から NUR の4 観測 点で は、X成分が逆に減少し始めた。地上の地磁気変動 は、磁気圏境界面電流や沿磁力線電流、電離圏電流 の変動による磁場効果の重ね合わせである。その中 で、電離圏電場は赤道まで瞬時に伝搬するため、電 離層電流による磁場変動は極から赤道まで同時に開 始する。そしてその磁場変動の振幅は高緯度から低 緯度になるほど減衰するが、昼側磁気赤道で異常増 幅を示すことが特徴である。図3に、INTERMAG-NET 磁力計観測網の3観測点の地磁気 H 成分を示 す。1500 UT に磁気赤道 (Dip-equator) に近い ANC (磁気緯度1.56度 S) は、午前側の11 MLT 付 近に位置し、サブオーロラ帯の地磁気X成分の減 少と同時に、ANC でも X 成分が減少していた(図 3)。一方、ANCと同じ磁気経度に沿った低緯度の SJG(磁気緯度28.31度)とFRD(磁気緯度48.40 度)では、このX成分の減少がほとんどみられず、 赤道異常増幅が起きているといえる。このことか



 図3 INTERMAGNET 磁力計観測網のANC(磁気赤 道)、SJN、FRD(低緯度)の地磁気X成分。1440 UTに11MLT付近に位置する。縦点線はサブオー ロラ帯で対流電場の過遮蔽が開始した時刻を示す。

ら、1439 UT から対流電場と逆向きの電場が発達 し、サブオーロラ帯付近より低緯度側では対流電場 を打ち消し、昼側磁気赤道で西向きの電場が卓越し たと考えられる。

これまで報告された対流電場の電離圏における過 遮蔽は、IMF Bz 成分の北向き変動により対流電場 が弱まると、相対的に領域2沿磁力線電流にともな う逆向きの電場が卓越するためであると解釈されて きた (Kelley et al., 1979 等)。2000年2月8日の 事例の場合、太陽風の上流約155万 kmの位置で ACE 衛星が観測した太陽風速度約560 km/s から、 太陽風の昼側磁気圏境界面までの到達時間を見積も ると、ACE衛星の観測から約46分の遅れとなる。 しかし、これを適用しても1350 UT 前後の IMF (図 2)には、対流が急速に減衰する原因となるような 変化は見られない。極冠のBJNの地磁気X成分 (図1)は、1430 UT に増加しており、オーロラ オーバルが一時的に高緯度側に縮小した可能性があ る。このことは対流電場が弱まった可能性を示唆す るが、電離圏における電場は光速伝播する (Kikuchi et al., 1978) ことから、その約9分後に 開始した対流電場の遮蔽の直接の原因であるとは考 えられない。このように、2000年2月8日1438 UT に発生した、対流電場のサブオーロラ帯における遮 蔽は、これまで報告された事例とは異なる特性をも つことが明らかになった。

2.2 オーロラ帯における対流電場増大

遮蔽が始まると同時にオーロラ帯の SOR、MAS、 KIL では東向きオーロラジェット電流がさらに強 まった。一般にオーロラ帯でジェット電流が強まる 原因として、電場の発達と電離層電気伝導度の増大 の2つが考えられる。本研究では、これらの原因を 区別するために、極域短波レーダー網(SuperDARN: Super Dual Auroral Radar Network)の データを用いて、電場発達の有無を確認した。SuperDARN のうち、フィンランドの Hankasalmi レーダーは、IMAGE と同じスカンジナビア半島付 近にレーダー視野を持つ。そのため、Hankasalmi レーダーを用いて、オーロラ帯付近の電場の時間変 化を調べた。

図4はHankasalmiレーダーのビーム2で観測さ れたエコー強度、F層プラズマの視線方向速度と、 エコーのスペクトル幅の時間変化である。1445 UT に磁気緯度63度から73度付近に強いエコーが現れ、 1515 UT 頃に消える。特に磁気緯度66度から71度の 範囲に、視線方向速度が1000 m/s 前後の高速のプ ラズマ流が発生したことが、図4 からわかる。これ は、地磁気X成分が増加した時刻(図1)とほぼ 一致している。このことは、電気伝導度の増大では なく、この狭い緯度幅の領域で北向きの電場が強 まったことにより、東向きのオーロラジェット電流 が強められたことを意味する。

1456UTから約120秒間に観測された、極域電離
圏F層プラズマ流の2次元図を図5に示す。ジョンズホプキンス大学応用物理研究所(JHU/APL)



図4 SuperDARN・Hankasalmi レーダーのビーム2の エコー強度、ドップラー速度、スペクトル幅(上か ら)の時間変化。縦軸は地磁気緯度を示す。



図5 1456-1458 UT の北半球の電離圏 F 層プラズマの 対流パターン。JHU/APL のポテンシャルマップモ デルを使用して計算された。コンターは電場ポテ ンシャルを表し、ベクトルの長さはプラズマ流速 度を表す。

のポテンシャルマップモデル(Ruohoniemi and Baker, 1998)を用い、6基のSuperDARN短波レー ダーの視線方向速度データから得られた電場ポテン シャルの等高線と、プラズマ流速度ベクトルを重ね てプロットされている。ベクトルの長さが速度の大 きさを表す。午後側対流セル上の15 MLT の地磁気 緯度70-73度から1730 MLT の地磁気緯度65-72度 付近で西向き高速プラズマ流が発達したことがわか る。オーロラオーバルは夕方から昼側にいくほど磁 気緯度が高くなるため、18 MLT 付近で西向きの高 速プラズマ流の位置は、東向きオーロラジェット電 流の分布(図1)とほぼ一致する。

さらに、図6に示すように IMAGE の地磁気 Z 成 分が、1445 UT に NUR から MAS の7 観測点で急 に増加し、BJN で減少した。NUR から MAS の緯 度で観測された Z 成分の増加は、1505 UT に最大に なりその後減少し、1550 UT にもとのレベルまで回 復した。特に PEL で振幅が最大であった。また、 MAS と BJN の間に位置する SOR では、増加も減 少もしなかった。このような Z 成分の緯度変化は、 SOR 付近を中心とする東向きのジェット電流が、 低緯度側は PEL(磁気緯度63.55度)付近から、高 緯度側は少なくとも BJN(磁気緯度71.45度)付近 までの、約8度の狭い緯度の領域に集中して強めら れたことを示唆し、地磁気X成分(図1)や SuperDARN(図4,5)から得られる電場の緯度変化 とよく一致する。

以上の解析結果から、1439 UT に OUJ から低緯 度側で、南向きの電場により対流電場が遮蔽され、 同時に高緯度側のオーロラ帯で、北向きの電場が強 められていることが明らかになった。PEL と OUJ の間付近で、電場の向きが逆転しており、正の極性 を持つ領域2 沿磁力線電流が、この領域を中心に発 達したことを示唆する。一方、BJN と SOR の緯度 の間に、領域1 沿磁力線電流が位置すると考えられ るため、これら2 つの沿磁力線電流の間の狭い緯度



図6 IMAGE 磁力計観測網の地磁気 Z 成分。形式は図 1と同様。縦点線はサブオーロラ帯で急激な増加 が開始した時刻(1445 UT)を表す。

領域では、電場が強められる。従来の遮蔽モデルの ように、対流電場が弱まった場合を考えると、低緯 度側で過遮蔽は発生するが、このようにオーロラ帯 で北向き電場が強まり、東向きジェット電流が強く なるということは起こらない。このことからも、領 域2沿磁力線電流が急に強まったことが、過遮蔽発 生の原因であると考えられる。

3. 解析のまとめと考察

極冠からサブオーロラ帯の IMAGE 磁力計観測網 で観測された地磁気 X 成分を用い、2000年2月8 日1439 UT に発生した、サブオーロラ帯から低緯度 で対流電場が遮蔽される事例を解析した(図1)。 INTERMAGNET の昼側磁気赤道(11 MLT)でも、 同時に H 成分が減少し(図3)、西向きの電場が侵 入したことが同定された。また、サブオーロラ帯で 対流電場が遮蔽されると同時に、オーロラ帯では対 流電場が強められていることが、地磁気 X 成分(図 1)、Z 成分(図6)および SuperDARNのHankasalmi レーダーによる電場観測(図4)から明らかになっ た。これらの解析結果は、18 MLT の磁気緯度63度 付近を中心に、下向きの沿磁力線電流が発達し、沿 磁力線電流にともなう正の極性を持つ電場ポテン シャルが、電離圏で増大したことを示唆する。

3.1 従来の遮蔽発達モデル

本研究以前に報告された対流電場の遮蔽事例は、 IMFの北向き変動によって対流電場が弱まったこ とにより、引き起こされるものであった(Kelley et al. 1979, Fejer et al. 1979, Kikuchi et al. 2003など)。 南向き IMF により磁気圏対流が発達するとき、夜 側磁気圏では地球方向のプラズマ対流が強まり、夜 中から夕方側の内部磁気圏のプラズマ圧が増加する

(Ebihara and Ejiri, 2000など)。このような朝夕非
対称なプラズマ圧分布は、半径方向の3~4 Re 付
近にピークを持ち、非対称な赤道環電流のダイナモ

となる。非対称な赤道環電流は、領域2沿磁力線電 流を介してオーロラ帯の低緯度側境界で電離圏電流 と結合し、同時に対流電場とは逆向きの電場が電離 圏に印加される。そのため、磁気圏対流が発達する ときには、昼側の領域1沿磁力線電流の発達ととも に、常に領域2沿磁力線電流が発達する。これら2 種類の電場が電離圏で競合した結果として、電離圏 の電場が決まる。電離圏対流が発達している最中に は、昼間側の領域1沿磁力線電流の電流密度は、常 に領域2沿磁力線電流のそれより大きいため(Iijima and Potemra, 1978)、電離圏では極から赤道ま で対流電場が卓越する。したがって、IMF が北向 きに変動すると、磁気圏対流は急速に弱まる。しか し、内部磁気圏にダイナモをもつ領域2沿磁力線電 流の減衰には時間がかかるため、対流電場と逆向き の電場が、サブオーロラ帯から低緯度の電離圏で卓 越して現れる。このようなシナリオをもとに、 AMIE や MTIEGCM などのモデル計算が行なわれ (Senior and Blanc 1984, Kobea et al. 2000, Peymirat et al. 2000など)、中・低緯度電離圏における対 流電場の遮蔽や、赤道カウンタージェット電流が説 明できることが示された。

3. 2 領域2沿磁力線電流の発達による遮蔽

本研究の事例において ACE 衛星の観測データか らは、対流を弱める原因と考えられる太陽風パラ メータの変化は見られなかった(図2)。また、地 上の地磁気データにも対流電場が減衰したことを示 す証拠を見つけることができなかった。IMF が南 向きから北向きに変動するとき、午後側オーロラ帯 では、それまで発達していた東向きオーロラェット 電流が急速に減少することから、磁気圏対流が弱 まっていることを知ることができる。Kikuchi et al. (2003)の図4が示すように、このような場合、1 分の精度のデータで同時にサブオーロラ帯では西向 きの電流が顕著になり、対流電場の過遮蔽が起こる が、オーロラ帯で東向きジェット電流も減少する。 ところが、本研究で解析した事例では、対流電場の 遮蔽開始とともにオーロラ帯で東向きジェット電流 がさらに強まり、対応するF層電離圏のプラズマ 流の速度が約1000 m/sまで増大した。つまり、対 流電場が発達し続けているときに、急に対流電場と 逆向きの電場が発達したと考えられ、従来のモデル では説明ができないことを明らかにした。

3.3 サブストーム爆発相との関連性

1205 UT 頃から 2 時間30分近く、領域1 沿磁力線 電流がゆっくりと発達しつづける間、低緯度側に は、それより弱い領域2 沿磁力線電流が、追随して 発達していたと考えられる。1439 UT に、急に領域 2 沿磁力線電流が強まり、それに伴う電場が、オー ロラ帯で対流電場をさらに強め、サブオーロラ帯か ら低緯度側で対流電場を打ち消し、過遮蔽が生じ た。太陽風パラメータの変化以外にこのような磁気 圏-電離圏の電流系が急に増大する原因として、夜 側のサブストームに伴う電流系が考えられる。そこ で、対流電場の遮蔽開始とサブストーム爆発相開始 の関係を調べた。

サブストーム爆発相の開始時刻は、Pi2地磁気脈 動、オーロラブレイクアップ、AL指数、夜側中緯 度の正の湾型地磁気変動などによって定義される。 本研究では、午後側サブオーロラ帯の下向き沿磁力 線電流の発達との関連性を調べることが目的である ため、サブストーム電流系が夜側中緯度でつくる、 正の湾型地磁気変動の開始と比較した。サブストー ム爆発相に、夜側オーロラ帯の西向きジェット電流 との間で急激に発達する、ウェッジ電流の磁場効果 が、夜側中低緯度の地磁気 H 成分と D 成分に、正 の湾型変動として観測されることが知られている。 そのため、IMAGE が18 MLT に位置するとき、00 MLT 付近に位置する INTERMAGNET の Kakioka (KAK)の1秒値を用いて解析を行なった。 図7は、KAKの地磁気H成分のプロット(中) と、Pi2地磁気脈動を見るために0.0250 Hzから 0.0067Hzのバンドパスファイルタをかけたプロッ ト(上)である。この図から、典型的な正の湾型地 磁気変動が、1440 UT に発達し始めたことがわか る。ほぼ同時に Pi2地磁気脈動も増幅しており、 サブストーム爆発相が開始したことを支持する。こ れらのことから、少なくとも1440 UT には、サブス トーム爆発相開始にともなう、3次元電流系が発達 し始めたことが示唆される。これは、午後側サブ オーロラ帯で領域2沿磁力線電流が発達したと、同 定された時刻の1分後であり、ほぼ同時に発達した と考えられる。

午後側の電流系と夜側のサブストーム電流系の間



図7 INTERMAGNET 磁力計観測網の KAK (中緯度) の地磁気 X 成分 (1 秒値) に 0.0250-0.0067Hz のバンドパスファイルタをかけた結果と、生デー タプロット。KAK は1440 UT に24 MLT 付近に位 置した。

の関係は、今後の研究課題であるが、サブストーム 爆発相開始のメカニズムや電流系に関しても未解決 の問題が多く残されている。爆発相開始時にオーロ ラの爆発的な活発化とともに、オーロラバルジの西 端に強い上向き沿磁力線電流が発生することが知ら れている。しかしこのようなサブストームの電流系 が空間的にどこまで分布しているのか、対となる下 向きの沿磁力線電流がどこに流れ込み、どのような 電流回路を形成しているのかも解決がついていな い。

午後側の領域2沿磁力線電流の増加の原因として は、爆発相開始時に、地球に近い磁気圏尾部で西向 きの強い誘導電場が発生し、高エネルギーのオーロ ラ粒子が地球近傍に輸送されることが考えられる。 その一部が電離圏に降下しオーロラを発光させ、夜 側赤道面に対流電場と同じ向きの強い誘導電場を発 生させることにより、プラズマ分布の圧力を強め、 非対称性を強めて、領域2沿磁力線電流を強める可 能性が考えられる。今後さらに、2000年の IMAGE 磁力計データから抽出した、31例の同様の事例を詳 細に解析することにより、サブストームとの関係を 含め、電離圏における対流電場の遮蔽の新しいメカ ニズムを明らかにしていく。

4. 結論

磁気緯度63度付近から低緯度側で対流電場が過遮 蔽されるとき、同時に高緯度側のオーロラ帯で北向 きの電場が強められることを明らかにした。高緯度 側と低緯度側で加えられる電場は、向きが逆転して おり、正の極性を持つ領域2沿磁力線電流がこの領 域を中心に発達したことを示唆する。さらに、サブ オーロラ帯の過遮蔽開始とほぼ同時に、真夜中付近 でサブストーム爆発相が開始したことがわかった。 従来、領域1沿磁力線電流に伴う対流電場が弱まる ことにより、低緯度側で遮蔽が発生すると考えられ てきたが、このモデルでは本論文の事例は説明でき ない。対流電場が成長している最中にサブストーム が開始し、昼間側で領域2沿磁力線電流が発達した と考えられる。昼間の領域2沿磁力線電流の発達 と、夜側のサブストームの電流系の発達との関係を 明かにすることが今後の課題である。

謝 辞

IMAGE 磁力計データは IMAGE ホームページ (http://www.ava.fmi.fi/image/index.html) で公開 されているデータを利用しました。IMAGE 磁力計 観測を維持運営されているヨーロッパ国際共同プロ ジェクト参加国の関係組織と PI である Finnish Meteorological Institute に感謝します。INTERMAG-NET 磁力計データは、京都大学地磁気世界資料セ ンターのホームページからダウンロードして利用し ました (http://swdcwww.kugi.kyoto-u.ac.jp/indexj.html)。京都大学地磁気世界資料センターに感謝し ます。

参考文献

- Dungey, J. W., Interplanetary magnetic field and the auroral zones, *Phys. Rev. Lett.*, 6, 47, 1961.
- Ebihara, Y. and M. Ejiri, Simulation study on fundamental properties of the storm-time ring current, *J. Geophys. Res.*, *105*, 15843-15859, 2000.
- Fejer, B. G., Gonzales, C. A., Farley, D. T., Kelley, M. C., and Woodman, R. F., Equatorial electric-fields during magnetically disturbed conditions. 1. Effect of the interplanetary magnetic field, *J. Geophys. Res.*, 84, 5797-5802, 1979.
- Gonzales, C. A., M. C. Kelley, B. G. Fejer, J. F. Vickrey, and R. F. Woodman, Equatorial electric fields during magnetically disturbed conditions, 2. Implications of simultaneous auroral and equatorial measurements, *J. Geophys. Res.*, 84, 5803-5812, 1979.
- Hashimoto, K. K., T. Kikuchi, and Y. Ebihara, Response of the magnetospheric convection to sudden interplane-

tary magnetic field changes as deduced from the evolution of partial ring currents, *J. Geophys. Res.*, 107, A11, 1337, doi: 10.1029/2001JA009228, 2002.

- Iijima, T., and Potemra, T. A., Large-scale characteristics of field-aligned currents associated with substorms, *J. Geophys. Res.*, 83, 599-615, 1978.
- Kelley, M. C., B. G. Fejer, and C. A. Gonzales, An explanation for anomalous equatorial ionospheric electric fields associated with a northward turning of the interplanetary magnetic field, *Geophys. Res. Lett.*, 6, 301-304, 1979.
- Kikuchi, T., T. Araki, H. Maeda, and K. Maekawa, Transmission of polar electric fields to the equator, *Nature*, 273, 650-651, 1978.
- Kikuchi, T., H. Luehr, T. Kitamura, O. Saka, and K. Schlegel, Direct penetration of the polar electric field to the equator during a DP2 event as detected by the auroral and equatorial magnetometer chains and the EISCAT radar, J. Geophys. Res., 101, 17161-17173, 1996.
- Kikuchi, T., H. Luehr, K. Schlegel, H. Tachihara, M. Shinohara, and T. -I. Kitamura, Penetration of auroral electric fields to the equator during a substorm. *J. Geophys. Res.*, 105, 23251-23261,2000.
- Kikuchi, T., K. K. Hashimoto, T. -I. Kitamura, H. Tachihara, and B. Fejer, Equatorial counterelectrojets during substorms, *J. Geophys. Res.*, 108(A11), 1406, doi: 10.1029/2003JA009915, 2003.
- Kikuchi, T., Transmission line model for driving plasma convection in the inner magnetosphere, The Inner Magnetosphere: Physics and Modeling, AGU Geophysical Monograph Series Volume 155, 173-179, edit. T. I. Pulkkinen, N. A. Tsyganenko, and R. H. W. Friedel, 2005.
- Kobea, A. T., Richmond, A. D, Emery, B. A, et al., Electrodynamic coupling of high and low latitudes : Observations on May 27, 1993, *J. Geophys. Res.*, 105, 22979-22989, 2000.
- Lyons, L. R., Lee, D. Y., Thorne, R. M., et al., Solar windmagnetosphere coupling leading to relativistic electron

energization during high-speed streams *J. Geophys. Res.*, 110 (A11) : Art. No. A11202 NOV 11 2005.

- Nopper, R. W. and R. L. Carovillano, Polar-equatorial coupling during magnetically active periods, *Geophys. Res. Lett.*, 5, 699,1978.
- Peymirat, C., A. D. Richmond, and A. T. Kobea, Electrodynamic coupling of high and low latitudes : Simulations of shielding/overshielding effects, *J. Geophys. Res.*, 105, 22991-23004, 2000.
- Senior, C. and M. Blanc, On the control of magnetospheric convection by the spatial distribution of ionospheric conductivities, *J. Geophys. Res.*, 89, 261-284, 1984.
- Shinbori, A., T. Ono, M. Iizima, A. Kumamoto, and H. Oya, Electrodynamics in the duskside inner magnetosphere and plasmasphere during a super magnetic storm on March 13-15, 1989, *Earth Planets Space*, Vol. 57, 643-659, 2005.
- Somayajulu, V. V., C. A. Reddy, and K. S. Viswanathan, Penetration of magnetospheric convective electric field to the equatorial ionosphere during the substorm of March 22, 1979, *Geophys. Res. Lett.*, 14, 876-879, 1987.
- Spiro, R. W., R. A. Wolf, and B. G. Fejer, Penetration of high-latitude-electric-field effects to low latitudes during SUNDIAL 1984, Annales Geophysicae, 6, 39-50, 1988.
- Vasyliunas, V. M., The interrelationship of magnetospheric processes, *Earth's Magnetospheric Processes, ed. B. M. McCormac*, 29-38, 1972.
- Wilson, G. R., W. J. Burke, N. C. Maynard, C. Y. Huang and H. J. Singer, Global electrodynamics observed during the initial and main phases of the July 1991 magnetic storm, *J. Geophys. Res.*, 106, A11, 24517-24539, 2001.
- Wolf, R. A., M. Harel, R. W. Spiro, G. H.Voigt, P. H. Reiff, C. K. Chen, Computer-simulation of inner magnetospheric dynamics for the magnetic storm of July 29, *J. Geophys. Res.*, 87, 5949-5962 1977, 1982.

Abstract

Using magnetometer data from the polar cap to mid-latitudes (IMAGE, INTERMAGNET) and SuperDARN radar data, we have examined development of the shielding electric field in the ionosphere for the event of February 8, 2000. The shielding electric fields caused overshielding at magnetic latitudes lower than 65 degrees at 18 MLT after the DP2 current developed for 2.5 hours. We found that the eastward electrojets and sunward plasma flow were enhanced at auroral latitudes between 66 and 71 degrees, concurrently with the overshielding at mid latitudes. The overshielding has been attributed to reduction in the electric field at auroral latitudes due to northward turning of the interplanetary magnetic field (IMF). However, the overshielding event we analyzed was associated with enhancement of the electric field. It is suggested that the sudden development of the Region-2 field-aligned currents (R2 FACs) caused both the overshielding at mid latitudes and the enhanced plasma flow in the auroral ionosphere. The development of the R2 FACs might be associated with the substorm that occurred in the midnight.