グローバル MHD シミュレーションを用いた 太陽風動圧の大きな急上昇に対する磁気圏応答

Global MHD simulation of the magnetospheric response to large and sudden enhancement of the solar wind dynamic pressure

久保田康文¹、片岡龍峰²、田光江¹、田中高史³、長妻努¹、藤田茂⁴

1情報通信研究機構、2国立極地研究所、3九州大学、4気象大学校

Y. Kubota¹, R. Kataoka², M. Den¹, T. Tanaka³, T. Nagatsuma¹, S. Fujita⁴

¹National Institute of Information and Communications Technology, ²National Institute of Polar Research, ³Kyushu University, ⁴Meteorological College

<u>1. はじめに</u>

太陽風の衝撃波や動圧のインパルスが磁気圏に 衝突することによって、sudden commencement (SC)と呼ばれる地磁気水平成分の急上昇が観測さ れる。極域の SC の磁場変動は両極の変化を示し、 最初の変動 preliminary impulse (PI)と、その後の 変動 main impulse (MI)から成る。一方、中低緯度 の SC の磁場変動はステップ的な上昇を示す。この 変動は DL と呼ばれる。このような急激に変化する 地磁気変動は時として、地上の送電線網に誘導電流 を流し、停電などの障害の要因となることがある。

Araki et al. [1997]は磁気圏境界が静止軌道より も内側に来るような強い動圧を持つ太陽風が衝突 した場合、中低緯度で 200 nT を超えるような極端 に強く rise time が短いシャープな SC の観測を報 告している。この特異な SC は中低緯度で観測され たがシャープな磁場変動をするため PI の特徴に近 く、PI と DL の重ね合わせの磁場変動と考えられ る。

DL の場合、SC の磁場強度は太陽風の動圧に依存し、また rise time は磁気圏の effective length (約30Re)を通過する時間で決まる[Araki et al., 2004]。 一方、PI について磁場強度と rise time が何で決まるかは明らかになっていない。Fujita et al [2003a, 2003b]は磁気圏・電離圏結合 MHD シミュレーションを用いて極域の PI を再現しメカニズムを明らかにしている。PI を作る電流は太陽風衝撃波の磁気圏衝突に伴い、磁気圏でダイナモが生成され沿磁力線電流を通して電離圏に流入する。ダイナモは

$$\mathbf{J} \cdot \mathbf{E} = \frac{\rho}{2} \frac{\mathrm{d} \mathbf{V}^2}{\mathrm{d} t} + \mathbf{V} \nabla \mathbf{p} \tag{1}$$

の様に書ける。式(1)の右辺第1項である慣性項がダ

イナモに大きく貢献する。つまり、PI は速度と密度に依存すると考えられる。

本研究では、強い動圧を持つ太陽風が磁気圏に衝突した場合についてシミュレーションを行い、PIの磁場変動を調べることを目的としている。PIの磁場強度とrise timeの太陽風依存性を調べるため、速度で動圧を上げた場合と密度で動圧を上げた場合のシミュレーションを行い結果を比較した。

本稿では、2章で使用したモデルについて述べ、3 章においてシミュレーション結果について述べる。 4章でまとめを述べる。

<u>2. シミュレーションモデル</u>

共著者の田中高史氏が開発を行っている次世代 磁気圏・電離圏結合 MHD シミュレーションモデル を用いた。全球を三角格子で一様の精度で解いてい るため高いロバスト性を持つ。解像度は水平方向に 30722 格子、半径方向に240 格子となっている。磁 気圏・電離圏結合において重要な内部境界条件は Tanaka [2000]と同様である。

太陽風パラメータ N=5 [/cc], V=372 [km/s], By=2.5 [nT], Bz=4.3 [nT], T=2×10⁵ [K]で準定常 まで計算した状態から、表1のように太陽風動圧を 2 から 16 倍の太陽風パラメータを入れて、シミュ レーションを行った。太陽風動圧は密度で動圧を上 げた場合と速度で動圧を上げた場合をそれぞれ行 った。

動圧	2倍	5倍	10倍	16倍
密度 [/cc]	10	25	50	80
速度 [km/s]	526	832	1176	1488
主1 封管に用いた大限国ポラメータ				

表1. 計算に用いた太陽風バフメータ

3. PI の太陽風依存性

図1は磁気緯度 63°、ローカルタイム 15 時にお ける、地磁気水平成分の磁場変動を示している。上 段が太陽風動圧 5 倍の計算結果、下段が太陽風動圧 10 倍の計算結果である。また左列が密度を上げて 太陽風動圧を上げた計算結果で、右列が速度を上げ て太陽風動圧を上げた計算結果である。最初のピー クが PI で、後のピークが MI である。最初のピー クが PI で、後のピークが MI である。太陽風動圧 5 倍の計算結果を見ると、同じ動圧にも関わらず、密 度で動圧を上げた PI の変動に比べて、速度で動圧 を上げた PI の磁場強度が強く rise time が短いこと が分かる。また速度で動圧を上げた場合、動圧 5 倍 の計算結果よりも動圧 10 倍の計算結果の方が PI の磁場強度が強く rise time が短いことが分かる。 一方、密度で動圧を上げた場合、動圧 5 倍と動圧 10 倍の磁場変動はほとんど変わらない。



図 1. 地磁気水平成分の磁場変動。上段が太陽風 動圧 5 倍の結果、下段が動圧 10 倍の結果。左列が 密度を上げて太陽風動圧を上げた結果で、右列が速 度を上げて動圧を上げた計算結果である。

図2はPI磁場強度の太陽風動圧依存性(左図) とrise time 依存性(右図)を示している。三角の 点が太陽風動圧を速度で上げた計算結果、菱形の点 が太陽風動圧を密度で上げた計算結果である。密度 で動圧を上げた計算結果に比べて速度で動圧を上 げた計算結果の方が、PI磁場強度が強く動圧に依 存していることが分かる。また、密度で動圧を上げ た計算結果と比べて速度で動圧を上げた計算結果 の方が rise time が短いことが分かる。速度で動圧 を上げた場合のPIの effective length は3.5Re であ る。





図3は太陽風動圧5倍の計算結果について磁気圏 赤道断面のJ・Eのカラーコンターの上に電流ベク トルを書いた図である。上の図が密度で太陽風動圧 を上げた計算結果で、下の図が速度で太陽風動圧を 上げた計算結果である。白枠の領域の電流ベクトル を見ると、J・E が負の領域でダイナモにより電流 が強くなることがわかる。密度で動圧を上げた場合 に比べて速度で動圧を上げた場合の方が-J・Eが大 きいことが分かる。ダイナモにより強くなった電流 が沿磁力線電流を通して電離圏に流れ込み、強い PIの磁場変動を作っている。



図3. J・Eのカラーコンターと電流ベクトル

<u>4. まとめ</u>

PIの磁場強度は DL の場合とは異なり太陽風動 圧ではなく、太陽風速度と密度にそれぞれに依存す ることが分かった。特に太陽風速度に対して大きく 依存する。また rise time は密度で動圧を上げた計 算結果と比べて速度で動圧を上げた計算結果の方 が短いことが分かった。これは、シャープで強い SC を形成するためには高速な太陽風の衝撃波が衝 突する必要があることを示唆している。PI を作る 電流は太陽風衝撃波の磁気圏衝突に伴い、磁気圏で ダイナモが生成され沿磁力線電流を通して電離圏 に流入する。太陽風速度が上がると磁気圏赤道面で 慣性項によるダイナモが大きくなり、それに伴って 地磁気水平成分の強度が大きくなることが分かっ た。

参考文献

 Araki, T., S. Fujitani, M. Emoto, K. Yumoto, K. Shiokawa, T. Ichinose, H. Luehr, D. Orr, D. K. Milling, H. Singer, G. Rostoker, S. Tsunomura, Y. Yamada, and C. F. Liu, Anomalous sudden commencement on March 24, 1991, J. Geophys. Res., Vol.102, No. A7, p. 14075-14086, 1997.

[2] Araki, T., T. Takeuchi, and Y. Araki, Rise time of geomagnetic sudden commencements -Statistical analysis of ground geomagnetic data-, Earth Planets Space, 56, p289-293, 2004.

[3] Fujita, S., T. Tanaka, T. Kikuchi, K. Fujimoto, K. Hosokawa, and M. Itonaga, A numerical simulation of the geomagnetic sudden commencement: 1. Generation of the field-aligned current associated with the preliminary impulse, J. Geophys. Res., Vol.108, No. A12, 1416, doi:10.1029/2002JA009407, 2003.

[4] Fujita, S., T. Tanaka, T. Kikuchi, K. Fujimoto, and M. Itonaga, A numerical simulation of the geomagnetic sudden commencement: 2. Plasma processes in the main impulse, J. Geophys. Res., Vol. 108, No. A12, 1417, doi:10.1029/2002JA009763, 2003.

[5] Tanaka, T., The state transition model of the substorm onset, J. Geophys. Res., Vol. 105, 21,081-21,096, 2000.