第11回 SGEPSS 波動分科会(平成18年6月9日)九州大学西新プラザ

月のウェイク境界からのホイッスラー波

中川朋子(東北工大) 飯島雅英(東北大)

月の裏側には、太陽風が月によって吸着されるため、ウェイクと呼ばれる低密度の領域が形成される。 月ウェイクはExplorer衛星(Lyon et al., 1967; Ness and Shatten, 1969) やWIND衛星(Owen et al., 1996; Ogilvie et al., 1996, Farrell et al., 1996)、Lunar Prospector衛星(Lin et al., 1998)によって直接観測されて いるが、ウェイクと太陽風プラズマの境界には、イオンと電子の熱速度の違いによって電荷の不均衡が生 じ、電場が形成されると言われている。

この電場と深い関係があると考えられるULF波がGEOTAIL衛星によって観測されている。月から約4万 7千km上流において、磁力線がGEOTAIL衛星と月の夜側を結ぶ配置となった1994年10月25日、月のウ ェイク起源と見られる 0.3-1.1[Hz]のULF波動が16:20-17:10と18:55から19:02の2度にわたり観測された (Nakagawa et al., 2003)。いずれもおよそ1.1 [Hz]に周波数の上限を持ち、GEOTAIL衛星では磁場に対し 左回りの波として観測され、磁力線にほぼ平行に伝搬していた。この波は、太陽風より僅かに速い群速度 で太陽風を遡るホイッスラー波であった。ホイッスラー波の偏波は背景磁場に対して右回りであるが、低い 周波数帯では、太陽風速より僅かに遅い位相速度の為に、媒質である太陽風に対し相対的に動いている GEOTAIL衛星から見ると、ドップラー効果のために回転方向が逆周りに見えたのである。このようなホイッ スラー波としては、地球前面衝撃波に起源をもつ現象 (Fairfield, 1974)が知られており、実際、この数日 間も衛星は衝撃波の前面にあったが、磁力線がGEOTAIL衛星と月の夜側を結ぶ配置となったこの10月 25日にのみこのようなULF波観測されたことから、この現象は月のウェイクに関連したものと考えられる。

ではこのホイッスラー波はどのようにして励起されたのだろうか。月のウェイク境界の電場によって電子が 反射されることが報告されているので(Futaana et al., 2001)、この反射電子との共鳴がまず考えられるが、 実はこれではGEOTAILの観測したホイッスラーとは波の回転方向が合わない。サイクロトロン共鳴するた めには、電子から見た電場が、電子のサイクロトロン運動と同じ向きに回転する必要があるが、この波(太 陽風に乗った系でみて右回り)はGEOTAILの系から見てすでにドップラーシフトのため周波数が負となっ て回転方向が反転しており、さらに太陽方向に進む反射電子から見ると、周波数は下がる一方で、波は 左回りにしか見えない。つまり反射電子から見た波の回転は電子のサイクロトロン運動とは逆方向となって しまいサイクロトロン共鳴を起すことができない。

逆に、電子流が反太陽方向に流れていれば、この電子から見て、速度 V_{sw} の太陽風中を進む周波数 の波の見かけの角周波数は -| kV_{sw} |+| kV_{b} |となり、これが電子サイクロトロン角周波数 。の整数倍になれ ばサイクロトロン共鳴を起すことができる。ビーム速度 V_{b} は太陽風速と位相速度の差を超えれば良いので これは容易に達せられる。以上により、ホイッスラー波を励起したのは反射電子ではなく、ウェイク境界の 電位差より大きな運動エネルギーをもって境界を透過した電子ではないかと考えられる。「整数倍」を「1 倍」とし、実際に波が観測された時刻のプラズマパラメタに応じたホイッスラーの分散曲線上で、観測され た周波数の下限 obs =0.3[Hz]を用いてサイクロトロン共鳴条件 - | kV_{sw} | +| kV_{b} | = 。を満たす波を考え ると =2.3 × 10⁻² e (k=15.7 e/c) となり、この周波数で共鳴する電子のエネルギーは0.96[keV]となっ た(Nakagawa et al., 2003)。この電子の起源は、太陽風磁場の磁力線に沿って流れている電子のstrahl成 分(1-2keV)と考えられる。

ウェイク境界を通過できた電子が、磁力線に並行に伝搬するホイッスラー波を励起するためには、共鳴 条件を満たすだけでなく、十分大きな「磁力線に垂直な速度成分」を持っている必要がある。共鳴電子は、 波の系から見て等エネルギー軌道に沿って動くが、磁力線に平行な速度からスタートすると粒子の系から 見たときエネルギーが増えてしまい、波を励起することが出来ない。波にエネルギーを渡すためには、十 分大きな「磁力線に垂直な速度成分」のある位置からスタートする必要がある。太陽風電子のstrahl成分 は磁力線に沿って流れているが、月ウェイク境界の電場によってピッチ角散乱を受ければ、ホイッスラー 波を励起するのに必要な「磁力線に垂直な速度成分」が得られると予想される (Nakagawa and lizima, 2005)。

そこで本研究では、月ウェイク境界の電場構造を図1 のようにモデル化し、磁力線に沿って入射したテスト粒 子の軌道を追跡し、通過する電子ビームがピッチ角散 乱を受けることを確かめた。ウェイク境界の電子とイオン の熱速度の違いのために電子が過剰な領域ができ、そ のためにウェイク内の電位が下がり、境界面に内向きの 電場が生じている。磁力線は、GEOTAIL観測と同様、ウ ェイク境界面に対し20度で交差させてある。



図2に電子軌道の追跡例を示す。この例では、初速 度は磁力線に平行であったが、電場層に入ると、磁力 線に垂直な電場成分の存在により、磁力線に垂直な速 度成分v を獲得し電場ドリフトを伴ったサイクロトロン運 図1 月ウェイク境界の(上)ポテンシャル(下)電場 (矢印で表示)構造の単純化したモデル。磁場とウ ェイク境界面とは20度の角度で交差させてある。

動を始める。それと同時に、磁力線に平行な電場成分のため、v,,は減速を受ける。v はドリフト速度の2 倍まで大きくなりうるが、電場層の厚さが有限なため、最初の層から出る時に持っていたv に応じて、次の 新たな電場層のガイディングセンターの周りでサイクロトロン運動する。最終的に電場層を通り抜けた時に はv がv,,と同じくらいになり、充分なピッチ角散乱を受けたことがわかる。

図2と同様の追跡をさまざまなエネルギーとピッチ角で入射した電子について行った結果を図3に示す。 左より、入射電子、電場層で反射された電子、そして電場層を通過した電子の速度分布である。ウェイク 境界の電位差を越えるだけの運動エネルギーを持っていない電子は反射され、それ以上のエネルギーを 持つものだけが透過している。透過電子は、電位差分の位置エネルギーに相当する運動エネルギーを失 っているだけでなく、磁力線垂直な速度成分を獲得し、入射時に磁力線方向の10度以内だったピッチ角 が、60度程度まで広がっていることがわかる(Nakagawa and lizima,2006)。



図2 ウェイク境界電場層における電子軌道計算例。左の2枚は速度空間、右の2枚は実空間。電場層の厚さは全体で u_D/ eの4倍としてある。左端の図(v -v 空間)で電子はドリフト速度(u_D,0)を中心に回転する。電場層に入射した時のv_{1/}はドリフト速度の4倍、v は0、電場層を抜けた時にはv_{1/}はドリフト速度の約2倍、v も約2倍となっている。



図2、図3よりわかるとおり、電場層を通過後の電子のv はドリフト速度u_D= E/B (Eは電場、Bは磁場強度)の2倍ないし3倍程度となった。ピッチ角が十分散乱されているならばv ~ v_{//}と考えられ、GEOTAILで観測された波より v_{//}がわかっているので、ドリフト速度u_Dは0.02c-0.03cと推定される。磁場強度 B=6[nT]を代入すれば電場強度Eはおよそ28-40[mV/m]となる。これはLunar Prospector衛星による電場 観測結果よりはるかに強い値である。Lunar Prospector衛星からの粒子観測に基づくポテンシャルの調査 では、月の真裏付近で300Vの電位降下が報告されているものの(Halekas et al., 2005)、40[mV/m]もの 強い電場はウェイク境界では報告されていない。同じ電圧降下300Vで電場強度40[mV/m]となるには、厚 さ7.5kmという非常に薄い電場層でなければならない。ウェイク境界の電場層は電子とイオンの熱速度の 差で形成されるため、月から後方に離れるにつれ厚さが増すと考えれば、この電場層の位置は、太陽風 から見て側方のterminatorと呼ばれる領域からわずか18km下流となってしまう。これほど月に近い位置で は、ウェイク境界の電場というよりむしろ月面に付着する電子による電場の寄与のほうが大きいとも考えら れる。

ピッチ角の広がったビーム入射により、実際に観測されたようなホイッスラー波が励起されるかどうかを、 1次元の電磁粒子コード(Birdsall and Langdon, 1985)を用いたシミュレーションによって実験した。背景 の等方的な電子(熱速度は光速cの1.4×10⁻²倍,約50eVに相当)と冷たいイオンに対し、10%のリングビ ーム電子($v_{//} \sim 6.2 \times 10^{-2}$ c,すなわち約1keVに相当, $v = 2v_{//}$)を磁力線(x方向)に沿って入射し、波 の発生を観察した。数値実験に際しては、時間はプラズマ周波数 _pの逆数、距離はそれに光速cを掛け た値で規格化した。計算領域の長さは102.4c/ _p、グリッド数は1024、粒子数は102400個とした。計算領 域の長さは,GEOTAILで観測された波(波長 = 6.6c/ _p)が10波長以上入るように設定したものであ る。

図4(a) は e/ _b= 10⁻² の場合の 磁場の横波成分(y成分)の変動を、 縦軸を距離x、横軸を時間tとして表 示したものである。次第に電場の山が 波となって進行していくのがわかるが、 進行方向はビームと同方向である。し かしながら、磁場に対して密度を小さ くしていくと(e/ 。を大きくしていく と)波の進行方向が変わっていくこと がわかった。図4(b) は e/ _= 3× 10⁻²の場合であるが,波の進行が止ま り、磁場y成分は波というより構造のよ _p= 5 うに見える。 図4(c) は e/ ×10⁻²の場合で、磁場構造がビームと は逆方向に進行していく様子が見え る。

しかしながら、図4(c)に現れた波は 当初予想したサイクロトロン共鳴で励 起されたと考えるには波数、周波数と もに小さすぎることがわかる。図4(c) の磁場変動y成分をそれぞれ、時間、 空間の2次元のフーリエ変換をして 得た -k ダイアグラムを図5に示す。 曲線はホイッスラー波の分散曲線(但





しリングビームを仮定しない場合)、右下がり の直線がサイクロトロン共鳴を表す。ホイッス ラー波とのサイクロトロン共鳴はこれらの交点 に現れると予想されたが、観測された波は波 数、周波数とも、これよりずっと小さかった。こ の理由として、(1) ホイッスラー波の分散曲線 を求める際にリングビーム状の電子速度分布 を考慮しなかったことがひとつの可能性として 考えられるが、(2) 得られた磁場変動が、サイ クロトロン共鳴による励起ではなかった、とも 考えられる。励起周波数は予想とは異なって ~0.02 eは、実際に いたが、この周波数 GEOTAILで観測されたホイッスラー波の(太 陽風に乗った系で見た) 周波数2.3×10⁻² e と近かった。

謝辞 本研究の電磁粒子シミュレーションでは 九州大学松清修一先生のem1コードを使用させ ていただきました。また九州大学の羽田亨先生 には貴重なご助言をいただきました。



図5 $e/_{p}$ = 5×10⁻²の場合の磁場y成分(図4(c))の -k ダイアグラム。曲線はホイッスラー波の分散曲線(但しリング ビームを仮定しない場合)、右下がりの直線がサイクロトロン 共鳴を表す。

参考文献

- Birdsall, C. K., and A. B. Langdon, *Plasma physics via computer simulation*, Institute of Physics Publishing, Bristol and Philadelphia, 1985.
- Fairfield, D. H., Whistler waves observed upstream from collisionless shocks, J. Geophys. Res., 79, pp.1368-1378, 1974.
- Farrell, W. M., R. J. Fitzenreiter, C. J. Owen, J. B. Byrnes, R. P. Lepping, K. W. Ogilvie, F. Neubauer, Upstream ULF waves and energetic electrons associated with the lunar wake: Detection of precursor activity, *Geophys. Res. Lett.*, 23, pp.1271-1274, 1996.
- Futaana, Y., S. Machida, T. Saito, A. Matsuoka, and H. Hayakawa, Counterstreaming electrons in the near vicinity of the moon observed by plasma instruments on board NOZOMI, *J. Geophys. Res.*, 106, pp.18729-18740, 2001.
- Halekas, J. S. D. Bale, D. L. Mitchell, and R. P. Lin, Electrons and magnetic fields in the lunar plasma Wake, J. Geophys. Res., **110**, A07222, doi10.1029/2004JA010991, 2005.
- Lin, R. P., D. L. Mitchell, D. W. Curtis, K. A. Anderson, C. W. Carlson, J. McFadden, M. H. Acu~na, L.L. Hood, and A. Binder, Lunar surface magnetic fields and their interaction with the solar wind: Results from Lunar Prospector, *Science*, 281, pp.1480-1484, 1998.
- Lyon, E. F., H. S. Bridge, and J. H. Binsack, Explorer 35 plasma measurements in the vicinity of the moon, *J. Geophys. Res.*, **72**, pp.6113-6117, 1967.
- Ness, N. F., and K. H. Shatten, Detection of interplanetary magnetic field fluctuations stimulated by the lunar wake, *J. Geophys. Res.*, **74**, pp.6425-6438, 1969.
- Nakagawa, T., Y. Takahashi, and M. Iizima, GEOTAIL observation of upstream ULF waves associated with lunar wake, *Earth Planets Space*, **55**, pp.569-580, 2003.
- Nakagawa, T. and M. Iizima, Pitch angle diffusion of electrons at the boundary of the lunar wake, *Earth Planets Space*, **57**, pp.885-894, 2005.
- Nakagawa, T. and M. Iizima, A reexamination of pitch angle diffusion of electrons at the boundary of the lunar wake, *Earth Planets Space*, **58**, (No. 5), pp. e17-e20, 2006.
- Ogilvie, K. W., J. T. Steinberg, R. T. Fitzenreiter, C. J. Owen, A. J. Lazarus, W. M. Farrell, and R. B. Torbert, Observation of the lunar plasma wake from the WIND spacecraft on December 27, 1994, *Geophys. Res. Lett.*, 23, pp.1255-1258, 1996.
- Owen, C. J., R. P. Lepping, K. W. Ogilvie, J. A. Slavin, W. M. Farrell, and J. B. Byrnes, The lunar wake at 6.8 RL:WIND magnetic field observations, *Geophys. Res. Lett.*, **23**, pp.1263-1266, 1996.