

O vento solar e a atividade geomagnética (Solar wind and geomagnetic activity)

Costa Junior, E; Simões Junior, F. J. R.; Alves, M. V.

Lab. Associado de Plasma, INPE, P.O. BOX 515, 12227-010, S. J. dos Campos, SP, Brazil

Ainda existem muitas lacunas sobre a geração do vento solar e, o que se sabe, é fundamentado principalmente em observações. Isso se deve principalmente à sua complexa origem e à falta de medidas *in situ* nas regiões onde o mesmo é acelerado. Porém, na órbita da Terra suas características são muito bem conhecidas e constantemente monitoradas. A interação do vento com o campo magnético terrestre leva à criação de diversas regiões distintas da magnetosfera e, uma vez que as condições sejam favoráveis, leva também às chamadas atividades geomagnéticas. O estudo das variações na atividade geomagnética controlada pelas condições do vento solar se faz totalmente justificada do ponto de vista acadêmico. Do ponto de vista prático, tais variações podem, por exemplo, prejudicar o funcionamento de sistemas de solo e a bordo de satélites devido ao aumento das correntes atmosféricas e da radiação que chega até o planeta, aumentando assim a importância desse tipo de pesquisas. Esse artigo apresenta uma breve revisão de alguns dos principais efeitos da interação entre o vento solar e a magnetosfera terrestre.

Nowadays, there are a lot doubts about solar wind generation and most of what is known comes from observations. This is because its generation is too complex and the non-existence of observations in the regions where the wind is accelerated. However, near the Earth its features are well known and always measured. Solar wind interaction with the Earth magnetosphere leads to the formation of several magnetospheric regions. If the conditions are favorable such interaction leads also to geomagnetic activity. Studying geomagnetic activity variations caused by solar wind conditions is a main topic in space physics. For practical and technological applications such variations can, for instance, damage ground and onboard satellites systems because the enhancement in atmospheric currents and levels of radiation, making this kind of research so important. This paper presents a brief revision about some of the main effects of solar wind and Earth's magnetosphere interaction.

1. Introdução

As pesquisas em física espacial se concentram principalmente nas interações entre partículas energéticas carregadas e campos eletromagnéticos no espaço interplanetário. Próximo à Terra, a energia da maior parte dessas partículas provém diretamente do Sol ou da interação do vento solar com a magnetosfera terrestre.

Na primeira metade do século XX os cientistas já acreditavam que as auroras fossem causadas por partículas vindas do Sol. Para tanto, esses elétrons deveriam viajar até nosso planeta de alguma forma, surgindo assim o primeiro modelo para o que hoje chamamos vento solar. Primeiramente foi suposto que o vento solar era intermitente. Posteriormente, em 1943, Hoffmeister notou que as caudas dos cometas não permaneciam na direção oposta a seus movimentos, mas sim em uma direção levemente desviada para o lado oposto ao Sol, fato que não pode ser explicado apenas pela pressão de radiação solar. Finalmente, em 1951, L. Biermann interpretou esse desvio como uma consequência da interação da cauda do cometa com o vento solar, soprado ininterruptamente. Em 1957, Hannes Alfvén postulou que o vento solar era magnetizado e que o fluxo de partículas carregava o campo magnético solar enquanto viajava pelo espaço. Em 1958, E. W. Parker formalizou uma teoria concisa para o vento e em 1962 demonstrou que a densidade para o vento solar raramente seria maior que $30 \text{ partículas/cm}^3$, em conformidade com os registros magnéticos. A confirmação dos estudos teóricos não demorou a acontecer, dando início as-

sim à era espacial, totalmente justificada devido à necessidade de se conhecer a fundo os processos que ocorrem próximos à Terra, não apenas pelos impactos científicos, mas também tecnológicos [1, 2].

A região em que o campo magnético terrestre domina os processos em relação ao vento solar é denominada magnetosfera. Esse campo é gerado predominantemente por correntes que fluem no interior do planeta e, devido à ação/interação do vento solar, a magnetosfera se encontra confinada.

O campo magnético associado ao vento solar controla o acoplamento entre o vento e a magnetosfera, mediando a transferência de energia através do processo de reconexão magnética. Dessa forma, variações no vento solar afetam a estrutura dinâmica da magnetosfera, refletindo-se em perturbações no campo geomagnético, as chamadas atividades geomagnéticas [3].

2. O Sol

O Sol é a nossa fonte de energia e luz. Pela proximidade com a Terra ele se torna a estrela de interesse mais imediato para nós e a de mais fácil estudo. De uma forma geral, é uma esfera gigante de gás incandescente, alimentada por reações termonucleares que ocorrem no núcleo.

A figura 1 mostra de forma esquemática as principais regiões solares. A fotosfera possui cerca de 400 km de espessura e temperatura da ordem de 5800 Kelvin, sendo a camada mais visível. Abaixo da fotosfera se encontra a zona convectiva, compreendendo cerca de 15% do raio solar. Abaixo da

zona convectiva se localiza a zona de radiação, onde como o próprio nome já diz a energia é transportada por radiação. A energia solar é produzida no núcleo por reações termonucleares, a 10 milhões de Kelvin. Logo acima da fotosfera está a cromosfera, de cor avermelhada e visível apenas durante eclipses. Essa camada se estende por 10 mil km acima da fotosfera e sua temperatura aumenta da base para o topo, apresentando um valor médio de 15000 K. Por fim, acima da cromosfera se encontra a coroa, que se estende por aproximadamente dois raios solares [4, 5].

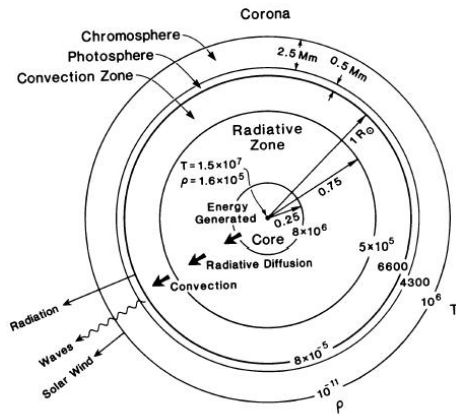


Fig. 1. Representação simplificada das regiões solares. Fonte: [4]

A fotosfera possui uma aparência granulada, fenômeno conhecido como granulação fotosférica. Os grânulos refletem os topos das colunas convectivas de gás quente que se formam na região convectiva. As zonas mais escuras entre os grânulos são regiões onde o gás mais frio e mais denso escoava para baixo [2]. Nessa região também são formadas as manchas solares, regiões que se mostram mais escuras que o restante da camada. As manchas estão associadas a intensos campos magnéticos e seguem um ciclo de aproximadamente 11 anos, onde sua ocorrência varia entre máximos e mínimos [6].

Por emitir radiação muito mais fraca que a fotosfera, a cromosfera não é visível, a não ser durante eclipses. Tem uma aparência ondulada por causa da presença de estruturas chamadas espículas, jatos de gás que se elevam a até 10 mil km acima da borda e duram poucos minutos. As temperaturas nessa camada variam entre cerca de 4300 K na base e mais de 40 mil K no topo [4]. Acredita-se que a fonte de energia para esse aumento de temperatura seja campos magnéticos variáveis formados na fotosfera e transportados para a coroa por correntes elétricas, perdendo parte de sua energia na cromosfera.

Acima se encontra a coroa, que possui temperaturas da ordem de um milhão de Kelvin. A fonte de energia da coroa provavelmente é a mesma da cromosfera; transporte de energia por correntes elétricas induzidas por campos magnéticos variáveis. Nessa região se encontram os buracos coronais, regiões mais escuras da cromosfera e que estão associados a linhas de campo “abertas”, semelhantes às regiões polares. Em épocas de baixa atividade solar os buracos coronais se confinam em regiões de altas latitudes, enquanto em períodos ativos ocorrem em latitudes menores. Dessas regiões emana

o vento solar rápido [7].

Sabe-se que a potência emanada do Sol é de cerca de 4×10^{24} Watts ¹. Já no século XIX os astrônomos sabiam que essa energia não poderia ser gerada por combustão. Em 1937 Hans Albrecht propôs a fonte aceita para a energia do Sol, as reações termonucleares, onde basicamente quatro prótons são fundidos em um núcleo de hélio, liberando energia. O Sol possui hidrogênio para alimentar essas reações por bilhões de anos e, à medida que diminui a quantidade de hidrogênio no núcleo, aumenta a quantidade de hélio [5, 4].

3. O Vento Solar

O vento solar é um fluxo de partículas ionizadas (predominantemente núcleos de hélio ionizados e elétrons) que transportam o campo magnético do Sol através do espaço. É resultado da enorme diferença de pressão entre a coroa solar e o espaço interplanetário, sendo empurrado para longe do Sol apesar da grande atração gravitacional que sofre. Como o gradiente de pressão decresce com o inverso da distância radial, mais lentamente que a atração gravitacional que decresce com o inverso do quadrado da distância, o vento é acelerado a velocidades muito altas, da ordem de centenas de quilômetros por segundo [2].

Por possuir uma origem muito complexa e pela inexistência de medidas *in situ*, atualmente ainda restam muitas lacunas a serem preenchidas sobre a geração do vento solar. Diferente de outras áreas da física, o conhecimento de suas propriedades é mais baseado em observações do que em fundamentação teórica. Porém, na órbita da Terra suas características são bem conhecidas. Sua velocidade e densidade médias nessa região são de 400 quilômetros por segundo e 5 partículas por centímetro cúbico, aproximadamente. Apresenta um campo magnético de cerca de 5 nano Tesla (nT) com uma configuração espiralada [1]. Devido à sua constante expansão, suas características são bastante variáveis a depender da região do espaço sob análise. Por exemplo, as colisões entre íons e elétrons na região da coroa são bastante comuns, enquanto no espaço interplanetário elas são extremamente raras. Além disso, suas características variam muito de acordo com a atividade solar e de acordo com a região do Sol de onde os feixes são provenientes [5].

Em relação à região geradora o vento pode ser dividido em: vento solar rápido e vento solar lento. O vento rápido é originado nos buracos coronais, regiões mais frias e menos densas da coroa solar, podendo atingir picos de velocidade da ordem de ≈ 900 km/s. Estão associados a linhas de campo magnético “abertas”, semelhantes às de um pólo magnético, facilitando assim o escapamento das partículas carregadas. Já o vento lento se origina em regiões de baixas latitudes, mais próximas ao equador do Sol, atingindo velocidades da ordem de ≈ 300 km/s. Em geral o vento solar lento é mais denso e apresenta um comportamento mais irregular [8].

Sendo o vento solar um plasma altamente condutor ele transporta “congeladas” consigo as linhas de campo magnético do Sol. Assim, o campo magnético interplanetário nada mais é do que uma expansão do campo magnético solar. Devido a esse “congelamento” e ao fato

¹Essa energia corresponde à energia liberada por 40.000.000.000.000.000.000 lâmpadas de 100 W ligadas ao mesmo tempo.

do Sol apresentar uma rotação diferenciada em relação a diferentes latitudes, o aspecto do campo magnético se torna espiralado como mostrado na figura 2.

Entretanto, em sua viagem o vento solar encontra localmente obstáculos à sua propagação, que não chegam a influenciar sua dinâmica global. Campos magnéticos que se manifestam na forma de magnetosferas planetárias funcionam como escudos à sua penetração. No caso específico da Terra, a interação vento solar-magnetosfera deforma a configuração normal do campo magnético terrestre, criando várias regiões distintas de plasma e gerando várias perturbações em seu interior na forma de atividades magnéticas. Essas atividades são um reflexo da maior ou menor entrada de partículas/energia na magnetosfera, sendo manifestadas na forma de tempestades e subtempestades magnéticas, por exemplo [7].

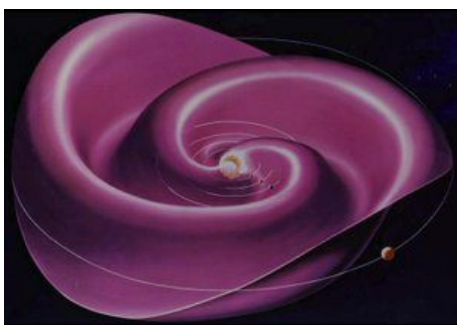


Fig. 2. Representação esquemática da espiral de Parker para o campo magnético interplanetário. Fonte: [9].

4. Interação Vento Solar-Magnetosfera Terrestre

A magnetosfera é a região onde o campo geomagnético domina os processos sobre as partículas carregadas. Esse campo é gerado em sua grande maioria por correntes que fluem no interior do planeta, possuindo pequenas contribuições dos sistemas de correntes do conjunto magnetosfera-ionosfera. A representação do potencial real do campo geomagnético exige um grande esforço matemático e pode ser representado por uma série de harmônicos esféricos, dada pela expressão:

$$V = \sum_{n=1}^{\infty} \left(\frac{R_E}{R^{n+1}} \right) \sum_{m=0}^n [g_n^m \cos(m\phi) + h_n^m \sin(m\phi)] p_n^m \cos(\theta), \quad (1)$$

onde g_n^m e h_n^m são coeficientes, $p_n^m \cos(\theta)$ são os polinômios associados de Legendre, R_E é o raio da Terra e as variáveis R , θ e ϕ são coordenadas esféricas [3]. Essa expressão representa a solução da equação de Laplace.

O potencial dado pela equação 1 e os coeficientes são derivados de observações globais, feitas tanto em solo como por satélites. Por causa da variação secular do campo magnético, existem coeficientes diferentes para épocas diferentes. Essa equação deve ser completamente válida em todos os níveis se todas as contribuições internas (devido ao campo magnético gerado no interior do planeta) e externas (geradas pelas correntes ionosféricas e magnetosféricas) forem incluídas. No entanto, as correntes externas são variáveis e seus efeitos na

superfície da Terra são pequenas. Assim, é comum expandir apenas os termos relacionados ao campo principal, sendo a aproximação válida para pontos não muito distantes do planeta. Para regiões muito afastadas as correntes começam a ganhar importância e esses termos devem ser incluídos [3, 5, 2].

A cavidade magnetosférica é formada porque o vento solar e o campo magnético interplanetário congelado contornam a magnetosfera, não podendo penetrá-la diretamente. Seu tamanho é determinado pelo equilíbrio entre a pressão dinâmica do vento solar e a pressão magnética exercida pelo campo geomagnético. Além disso, seu formato é influenciado pelo arraste exercido pelo vento ao contorná-la. Do lado diurno a magnetosfera se estende por aproximadamente 10 raios terrestres ($1 R_T \approx 6370$ km), enquanto do lado noturno se estende por cerca de $80 R_T$ [10]. A região noturna é conhecida como cauda magnetosférica, constituindo um reservatório natural de plasma e energia. A figura 3 mostra de uma forma simplificada as principais regiões da magnetosfera.

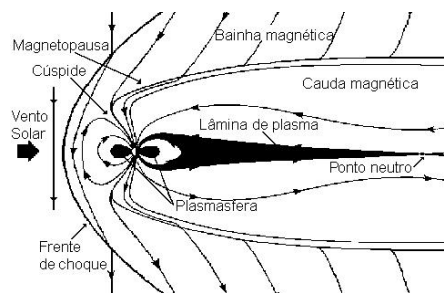


Fig. 3. Representação simplificada das principais regiões magnetosféricas. Fonte: Adaptado de [2].

A região que separa os regimes de campo geomagnético e interplanetário é chamada magnetopausa. Em todos os pontos dessa região a pressão dinâmica exercida pelo vento é equilibrada pela pressão do campo geomagnético.

A magnetosfera constitui um objeto relativamente sólido em relação ao plasma do vento solar e, sendo o vento um fluido que viaja a velocidades maiores que as velocidades características do meio, é formada uma onda de choque quando o vento começa a sentir a presença da barreira. Do lado diurno, essa região se encontra em média entre 2 e $3 R_T$ à frente da magnetopausa, sendo caracterizada por mudanças drásticas nas propriedades das partículas [7]. Na região do choque o vento solar é desacelerado, aquecido e defletido ao redor do planeta. O aquecimento resulta da dissipação de energia cinética em energia térmica.

A região entre o choque e a magnetopausa apresenta propriedades diferentes das propriedades de ambos o vento solar e a magnetosfera, sendo chamada de bainha magnética e caracterizada por turbulência [6].

Existem regiões em altas latitudes ao redor dos pólos magnéticos onde as partículas solares podem penetrar com facilidade. Essas regiões estão associadas a linhas de campo verticais em relação à superfície do planeta, facilitando assim a penetração das partículas carregadas e são chamadas cúspides polares [2].

A cauda magnetosférica compreende basicamente dois regimes distintos de campos magnéticos, chamados lóbulos da cauda. No lóbulo norte as linhas de campo são direcionadas para o planeta, enquanto no lóbulo sul as linhas são divergentes. Separando os dois lóbulos existe a lâmina de plasma, evitando que aconteça uma aniquilação mútua entre os mesmos. A magnetocauda é a região mais notável da magnetosfera, sendo a fonte dos fenômenos sentidos em solo que afetam a vida humana no planeta. Sua existência se deve ao processo de reconexão magnética, onde as linhas de campo geomagnético se conectam às linhas de campo do vento solar. Desde que o vento arrasta o campo interplanetário à medida que se move, as linhas de campo terrestres tendem a serem também carregadas, alongando assim o campo magnético do lado noturno do planeta [5, 2].

A região magnetosférica de linhas de campo fechadas é caracterizada por apresentar um plasma mais denso, mais frio e de menores energias. Essa região mais interna é chamada de plasmasfera, sendo separada da magnetosfera externa pela plasmapausa. No plano equatorial a plasmapausa fica a uma distância média de aproximadamente $4 R_T$ do planeta [8].

Todas essas regiões da magnetosfera são resultantes de sua interação com o vento solar, sem o qual não existiriam da forma que as conhecemos.

5. Reconexão Magnética

A magnetosfera compreende um sistema muito dinâmico, altamente influenciado pelas condições do vento solar, tais como pressão dinâmica, velocidade, densidade e campo magnético. No que diz respeito à entrada de energia/partículas na magnetosfera, o fator predominante é o processo de reconexão magnética, responsável pela manutenção do acoplamento magnetosfera-vento solar [5].

Como o vento solar é altamente condutor, as linhas de campo interplanetário são transportadas com ele. Assim, a entrada de energia na magnetosfera somente será possível se houver um aniquilamento entre o campo interplanetário e o campo geomagnético. Essa situação é atingida quando o campo magnético interplanetário é orientado na direção oposta ao campo geomagnético e, quando isso acontece, as partículas carregadas do vento conseguem fluir para o interior da magnetosfera. Em outras palavras, os fluidos do vento e da magnetosfera só entram em contato se a condição de congelamento do campo interplanetário for quebrada, permitindo a difusão das partículas [6].

Como o campo geomagnético na parte diurna da magnetosfera é orientado para o norte, a reconexão ocorre mais comumente quando o campo interplanetário é dirigido para o sul. A figura 4 mostra de forma simplificada o processo de reconexão para o caso de campo interplanetário predominantemente sul.

Além da orientação do campo interplanetário, sua intensidade e magnitude também são muito importantes para a reconexão. Campos intensos e de grande duração levam a uma maior transferência de energia para a magnetosfera. Já dentro da magnetosfera essas partículas provenientes do vento solar são responsáveis pelas variações nos sistemas de correntes e campos, sendo seus efeitos chamados de atividades geomagnéticas [11].

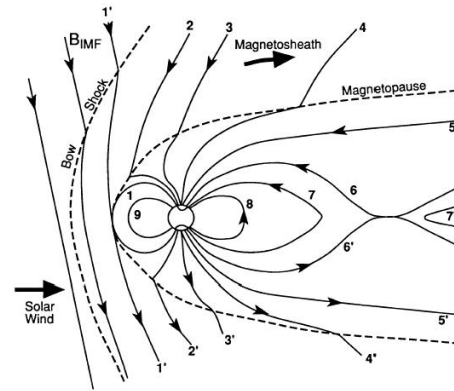


Fig. 4. Representação simplificada do processo de reconexão para configuração de campo magnético interplanetário sul. Fonte: [2]

6. Subtempestades Magnéticas

Subtempestades magnéticas são o tipo mais frequente de atividade geomagnética, sendo constituídas pelos distúrbios que ocorrem na magnetosfera e na ionosfera quando o campo magnético interplanetário é dirigido para o sul, aumentando assim o fluxo de energia que é transportado do vento solar para o interior da magnetosfera [7]. Se o campo magnético interplanetário permanecer voltado para o sul por um longo tempo, uma tempestade magnética pode se desenvolver.

As subtempestades são processos dissipativos da energia magnetosférica que é armazenada através da interação com o vento solar, causando várias perturbações na região auroral, tais como o surgimento de auroras e o aumento da densidade de corrente do eletrojato auroral² [12].

Em geral as subtempestades são caracterizadas por três fases distintas, chamadas fase de crescimento, fase de expansão e fase de recuperação. Durante a fase de crescimento a energia extraída do vento solar é armazenada na magnetosfera. A fase de expansão corresponde à liberação ou recarregamento da energia armazenada, enquanto a fase de recuperação é o retorno da magnetosfera às suas condições normais [5, 2].

Subtempestades típicas têm em média duração entre 1 e 3 horas e amplitudes de perturbação da ordem de 200 a 2000 nT, sendo caracterizadas pelo índice de atividade auroral AE (*Auroral Electrojet*). Esse índice foi introduzido em 1966, com o intuito de caracterizar a influência do eletrojato auroral nas variações no campo magnético terrestre nas regiões polares (altas latitudes). Apenas a componente horizontal (H) do campo magnético é usada para sua obtenção [13].

7. Tempestades Magnéticas

Há muito tempo já se sabe que a componente H do campo magnético terrestre sofre decréscimos durante períodos de intensa atividade magnética, recuperando seus valores médios de uma forma gradual e suave. Esse declínio global na componente H caracteriza uma tempestade magnética, que em geral começa quando o acoplamento entre o vento solar e a magnetosfera se torna forte e prolongado o suficiente, tornando intensa a atividade magnética.

²sistema de correntes que flui nas camadas D e E da ionosfera auroral.

Durante uma tempestade são injetadas partículas provenientes do vento solar na magnetosfera interna. Essas partículas se movem ao redor da Terra, sendo que os prótons derivam para oeste e os elétrons para leste. Essas derivas são causadas por gradientes e curvaturas do campo geomagnético. As partículas injetadas enriquecem a chamada corrente de anel, um sistema de correntes de leste para oeste que circula a Terra em latitudes equatoriais, diminuindo o valor da componente H (horizontal) do campo magnético terrestre na superfície de praticamente todo o planeta. Além disso, as tempestades são caracterizadas pela aceleração e termalização de partículas da lâmina de plasma e da corrente de anel, provocando ainda os fenômenos conhecidos como auroras [14].

Tempestades típicas são constituídas de três fases bem definidas, classificadas de acordo com o índice Dst. Esse índice é definido como a média instantânea mundial da perturbação da componente H no solo na região equatorial, sendo dado em nT e servindo como indicador da atividade magnetosférica em escala global [5].

A principal característica do início de uma tempestade é, em geral, um aumento súbito na componente H do campo terrestre, causado pelo aumento da pressão dinâmica exercida pelo vento solar sobre a magnetosfera. Esse aumento de pressão eleva as correntes na magnetopausa, produzindo perturbações positivas na componente H na superfície da Terra. Caracterizado por valores positivos do índice Dst, esse começo é chamado de fase inicial da tempestade, podendo perdurar por algumas horas. Essa fase é seguida pela fase principal, caracterizada por um decréscimo rápido e às vezes altamente perturbado da componente H e, consequentemente, de Dst. Esse decréscimo é causado pelo aumento da injeção de partículas na corrente de anel. Porém, o aumento na corrente de anel ocorre até um valor assintótico, onde a taxa de injeção e a taxa de perdas de partículas se tornam equivalentes. À medida que o campo magnético interplanetário se torna mais fraco, ou inverte sua polaridade para o norte, a injeção de partículas na magnetosfera diminui, o crescimento da corrente de anel cessa e as perturbações começam a diminuir. Tem início assim a fase de recuperação da tempestade, onde os valores da componente H e de Dst tornam lentamente aos seus valores habituais [11, 2].

8. Auroras

Vários fenômenos celestes têm sido observados e admirados ao longo da história humana, mas poucos causaram tanta fascinação, espanto e medo como as auroras. Também chamadas de luzes do norte e luzes polares, certamente é um dos fenômenos mais espetaculares da natureza e, por serem visíveis a olho nu, constituíram a primeira manifestação constatada da interação vento solar-magnetosfera. São a assinatura óptica da precipitação de partículas carregadas e suas interações com os constituintes atmosféricos [2, 5]. A maior incidência das auroras acontece nas regiões chamadas ovais aurorais, que são duas regiões de formato oval em volta dos pólos geomagnéticos.

As partículas características que produzem as auroras possuem energias de menos de 100 eV a algumas centenas de keV, penetrando na atmosfera e causando excitação e ionização. Próximo à Terra, essas partículas são encontradas

principalmente em latitudes magnéticas maiores que 55°, em ambos os hemisférios [10]. Durante períodos de baixa atividade solar as auroras se concentram em maiores latitudes, enquanto que em períodos muito ativos elas ocorrem também em latitudes médias.

O espectro gerado pelas auroras é constituído por várias linhas e bandas de emissão, com comprimentos de onda do ultravioleta ao infravermelho. As partículas que se precipitam perdem parte de sua energia cinética através de colisões, excitando os constituintes atmosféricos. Quando esses constituintes decaem para estados menos energéticos, ou para o estado fundamental, a diferença de energia entre os dois estados envolvidos na transição é liberada na forma de fótons, gerando assim radiação no visível, infravermelho e ultravioleta. Dessa forma, as linhas e bandas de emissão geradas pelas auroras podem ser usadas para o estudo das partículas atmosféricas, uma vez que cada átomo ou molécula diferente possui espectros de emissão diferentes [5, 2, 7].

Em geral, a radiação de uma aurora é proporcional à energia das partículas que se precipitam, enquanto a altura em que as auroras ocorrem é relacionada às energias e também ao ângulo de arremesso das partículas³, além de depender também da composição atmosférica [11, 7].

Estudos feitos já na década de 50 mostraram que as auroras ocorrem predominantemente entre 95 e 105 km de altura, embora algumas aconteçam até mesmo a mais de 500 km acima da superfície do planeta. Em média, as auroras diurnas se dão em alturas entre 100 e 200 km maiores que as auroras noturnas [2]. Isso se deve ao fato da maior intensidade do campo magnético no lado diurno, dificultando uma penetração mais profunda na atmosfera.

9. Radiação Quilométrica Auroral - AKR

A magnetosfera da Terra é um emissor natural de ondas eletromagnéticas. Emissões intensas de ondas de rádio ocorrem em aproximadamente algumas centenas de kHz. Uma vez que o comprimento de onda dessa radiação é da ordem de quilômetros, foi chamada inicialmente de Radiação Quilométrica Terrestre (TKR, do inglês *Terrestrial Kilometric Radiation*), recebendo posteriormente a denominação Radiação Quilométrica Auroral (AKR, do inglês *Auroral Kilometric Radiation*), por estar intimamente relacionada à aceleração de elétrons na região auroral [15, 16]. A radiação só foi descoberta nas últimas décadas, pois suas frequências são blindadas pela ionosfera, só podendo ser detectada por satélites ou espaçonaves.

Apesar de ser a mais intensa, a AKR não é a única emissão de ondas da magnetosfera. Devido às várias regiões distintas, caracterizadas por condições particulares de campo magnético, temperatura de plasma, densidade de partículas etc, a magnetosfera terrestre possui várias outras emissões de ondas, tanto eletrostáticas quanto eletromagnéticas [15].

A AKR é gerada por elétrons que se precipitam na parte noturna da magnetosfera terrestre, a distâncias relativamente

³ângulo de arremesso α - ângulo entre a velocidade da partícula e o campo magnético ambiente. Em função das componentes perpendicular e paralela da velocidade da partícula em relação ao campo magnético, pode ser expresso por $\alpha = \arcsen(v_{\perp}/v) = \arctan(v_{\perp}/v_{\parallel})$. Menores valores de α implicam em maior probabilidade da partícula se precipitar, escapando do efeito de garrafa magnética imposta pelo campo geomagnético.

pequenas da Terra, ocorrendo em rajadas que duram por períodos de meia hora até várias horas. A sua ocorrência está intimamente relacionada com a ocorrência de auroras [17, 18]. Ambos os fenômenos, AKR e auroras, se originam da interação entre o vento solar e a magnetosfera, representando as etapas finais de um processo de liberação explosiva de energia acumulada na cauda geomagnética.

De uma forma geral, a radiação se origina em altitudes não muito grandes, provavelmente a distâncias radiais que não ultrapassam três raios terrestres, com frequências entre aproximadamente 20-800 kHz e atinge picos de intensidade em aproximadamente 250 kHz. As fontes são mais comumente encontradas por volta de 22 MLT (hora magnética local) e 70° de latitude [19, 20].

A potência total estimada que é liberada pela AKR atinge picos da ordem de 10^9 W, sendo comparada com a máxima potência dissipada pela precipitação de partículas aurorais, da ordem de 10^{11} W. Isso indica uma eficiência de conversão de energia da ordem de 1%, fazendo da mesma uma emissão extremamente intensa [16]. Por essa razão, a blindagem proporcionada pela ionosfera é providencial, uma vez que uma fonte de rádio com uma potência equivalente a de uma grande usina hidrelétrica dirigida diretamente para a superfície terrestre comprometeria de forma drástica as comunicações no intervalo de frequências de rádio em todo o planeta.

10. HILDCAAs

As “atividades contínuas do índice AE, de longa duração e de grande intensidade” HILDCAAs (do inglês *High Intensity, Long Duration Continuous AE Activity*) são uma outra espécie de atividade magnética, descobertas por Tsurutani e Gonzalez em 1987 [21, 22].

Esses eventos foram identificados durante o estudo de algumas tempestades magnéticas que apresentavam a fase de recuperação muito prolongada, podendo chegar a mais de uma semana. Nesses períodos, o índice AE apresentava uma atividade intensa e contínua. A longa recuperação se deve à contínua injeção de íons na corrente de anel causada pelas HILDCAAs, retardando o decaimento esperado dessa corrente. Essas injeções ocorrem mesmo que não haja um campo magnético sul contínuo. Já no seu descobrimento, foi mostrado que as HILDCAAs estão correlacionadas com flutuações Alfvênicas no vento solar e foram definidos quatro critérios básicos para a classificação de um evento como HILDCAA [22, 21]:

- O evento deve ocorrer em períodos que não correspondem a fase principal de uma tempestade magnética.
- O evento deve durar no mínimo dois dias.
- Pelo menos uma vez durante o evento o pico do índice AE deve atingir valores maiores que 1000 nT.
- Não podem acontecer quedas em AE para valores abaixo de 200 nT por períodos consecutivos maiores que duas horas, ou seja, a atividade auroral deve ser aproximadamente constante.

A causa das atividades geomagnéticas do tipo HILDCAA é a componente sul do campo magnético interplanetário as-

sociado às ondas de Alfvén⁴, levando supostamente à reconexão magnética.

A ocorrência das HILDCAAs é mais comum nas fases descendentes da atividade solar, pois é nessas épocas que ocorrem mais emissões de feixes rápidos provenientes de buracos coronais, fontes de flutuações Alfvênicas [6, 21].

11. Considerações Finais

Esse artigo apresenta uma breve revisão sobre os principais efeitos da interação do vento solar com a Terra. Com base em todos os aspectos analisados nesse trabalho, é evidente que o estudo das condições espaciais nas proximidades do nosso planeta é de extrema importância. O perfeito entendimento dos processos de liberação da energia solar dentro da magnetosfera terrestre, seja na forma de um aumento no número de partículas ou como aumento de radiação, permite uma melhor aplicação das tecnologias atuais, assim como um desenvolvimento mais conciso de tecnologias futuras.

Referências

- [1] G. K. Parks, *Physics of Space Plasmas: An Introduction*, Addison-Wesley Publishing Company, 1991.
- [2] M. G. Kivelson and C. T. Russell, *Introduction to Space Physics*, Cambridge University Press, Inglaterra, 1995.
- [3] W. H. Campbell, *Introduction to Geomagnetic Fields*, Cambridge University Press, Inglaterra, 1997.
- [4] K. S. O. Filho and M. F. Saraiva, *Astronomia e Astrofísica*, Editora da Universidade Federal do Rio Grande do Sul, Porto Alegre, 2000.
- [5] S. I. Akasofu and S. Chapman, *Solar Terrestrial Physics*, Oxford University Press, Inglaterra, 1997.
- [6] L. F. Burlaga, *Interplanetary Magnetohydrodynamics*, Oxford University Press, 1995.
- [7] J. K. Hargreaves, *The Upper Atmosphere and Solar-Terrestrial Relations*, Van Nostrand Reinhold Co. Ltd, 1979.
- [8] C. T. Russell, *Solar Wind and Interplanetary Magnetic Fields: A Tutorial*, disponível em: http://www-spc.igpp.ucla.edu/ssc/tutorial/solwind_magnetosphere_tutorial.pdf. Acesso em 19 de outubro de 2009.
- [9] G. K. Parker, *Parker Spiral*, disponível em: http://en.wikipedia.org/wiki/Parker_spiral. Acesso em 6 de novembro 2009.
- [10] C. T. Russell, *The Solar Wind Interaction with the Earth Magnetic Field*, disponível em: http://www-spc.igpp.ucla.edu/ssc/tutorial/solwind_interact_magshere_tutorial.pdf. Acesso em 4 de novembro de 2009.
- [11] W. D. Gonzalez, B. T. Tsurutani and A. L. Gonzalez, *Interplanetary Origin of Geomagnetic Storms*, Space Science Reviews, v. **88**, n. 3-4, 529–562, 1999.

⁴ondas de Alfvén são ondas transversais que se propagam em magnetoplasmas.

- [12] R. J. Strangeway, R. E. Ergun, C. W. Carlson, J. P. Mcfadden, G. T. Delory and D. L. Pritchett, *Accelerated Electrons as th Source of Auroral Kilometric Radiation*, Journal of Geophysical Research, v. **26**, n. 1–3, 145–149, 2001.
- [13] T. N. Davis and M. Sugiura, *Auroral Electrojet Activity Index AE and its Universal Time Variations*, Journal of Geophysical Research, v. **7**, n. 3, p. 785, 1966.
- [14] A. Morioka, Y. Miyoshi, T. Seki, F. Tsushiya, H. Misawa, H. Oya, H. Matsumoto, K. Kashimoto, T. Mukai, K. Yumoto and T. Nagatsuma, *AKD Disappearance During Magnetic Storms*, Journal of Geophysical Research, bf v. 108, n. A6, 309–319, 2003.
- [15] P. Zarka, *Auroral Radio Emission at the Outer Planets: Observation and Theories*, Journal of Geophysical Research, v. **82**, n. 16, 20159–20194, 1998.
- [16] D. A. Gurnett, *The Earth as a Radio Source: Terrestrial Kilometric Radiation*, Journal of Geophysical Research, v. **79**, n. 28, 4227–4238, 1974.
- [17] D. L. Gallagher and N. D’Angelo, *Correlation Between Solar Wind Parameters and Auroral Kilometric Radiation Intensity*, Geophysical Research Letters, v. **8**, n. 10, 1087–1089, 1981.
- [18] K. Liou, C. I. Meng, A. T. Y. Lui and P. T. Newell, *Auroral Kilometric Radiation at Substorm Onset*, Journal of Geophysical Research, v. **1005**, n. A11, 25,325–25,331, 2000.
- [19] R. Ergun, C. W. Carlson, J. P. Mcfadden, G. T. Delory, R. J. Strangeway, P. L. Pritchett, *Electron-Cyclotron Maser Driven by Charged-Particle Acceleration from Magnetic Field-Aligned Electric Field*, The Astrophysical Journal, v. **538**, n.1, 456–466, 2000.
- [20] G. R. Voots, D. A. Gurnett and S. I. Akasofu, *Auroral Kilometric Radiation as an Indicator of Auroral Magnetic Disturbances*, Journal of Geophysical Research, v. **82**, n. 16, 2259–2266, 1977.
- [21] B. T. Tsurutani and W. D. Gonzalez, *The Cause of High Intensity-Long Duration Continuous AE Activity (HILDCAAs): Interplanetary Alfvén Wave Trains*, Planetary and Space Science, v. 35, n. **4**, 405–412, 1987.
- [22] W. D. Gonzalez, B. T. Tsurutani and A. L. C. Gonzalez, *Criteria of Interplanetary Parameters Causing Intense Magnetic Storm ($Dst < -100$ nT)*, Planetary and Space Science, v. **35**, n. 4, 1101–1109, 1987.