3-3-5 太陽 EUV 代理指標を用いた日本上空の標 準電離圏全電子数モデル

3-3-5 Regional Reference Total Electron Content Model over Japan Using Solar EUV Proxies

丸山 隆

MARUYAMA Takashi

要旨

情報通信研究機構では国土地理院の GPS 衛星受信機網 (GEONET) で得られるデータをもとにして 緯度および経度 2 度の格子点毎に日本上空の電離圏全電子数 (TEC) を 15 分間隔で定常的に求めてい る。太陽活動の 1 周期 (11年) 以上に亘るこのTECデータを用いて電離圏形成のエネルギー源である太 陽極端紫外線 (EUV) の変動が如何に TEC 変動をもたらすかについて調べ、経験的な標準 TEC モデル を構築した。太陽活動度指標として、太陽黒点数、*F*10.7 指数、Mg II の吸収線データ (Mg II core-towing ratio)、および SOHO 衛星による EUV 強度を評価した。さまざまな太陽活動度指標を組み合わ せることにより、TEC の変動を高精度で予測することが可能になった。

Solar proxies and indices describing extreme ultraviolet (EUV) irradiance that affects the ionospheric total electron content (TEC) were examined through training an artificial neural network (ANN). A TEC database was constructed from a dense GPS receiver network over Japan from April 1997 to March 2008, covering an entire 11-year solar activity cycle. In the present study, ANN training for predicting TEC as a target parameter was done by including new solar proxies/indices in the input space that were based on direct measurements of solar EUV/UV flux, SOHO_SEM₂₆₋₃₄ (the integrated 26-34 nm EUV emission), and Mg I cwr (the core-to-wing ratio of Mg II 280 nm line), as well as the traditional indices $F_{10.7}$ and sunspot number. General improvements were obtained by combining different types of proxies and their short-and long-term means. The best combination was the 3-day smoothed daily, 7-day and 27-day backward mean values of Mg II cwr, SOHO_SEM₂₆₋₃₄, and the 10.7-cm radio flux.

[キーワード]

全電子数, F10.7, 太陽黒点数, Mg I cwr, SOHO_SEM26-34 Total electron content, F10.7, Sunspot number, Mg I cwr, SOHO_SEM26-34

1 緒言

電離圏全電子数(TEC: total electron content) は電離圏の状態を表す基本的なパラメータであ り、宇宙天気予報の観点からは、GPS 衛星の高精 度利用などにおいて電離圏を通過する電波の遅延 により生じる誤差を評価する上で重要である。 TEC の変動の最も大きな要因は中性大気を電離 する波長 102.5 nm 以下の極端紫外線(EUV: extreme ultraviolet)の放射流束変動である。地球 上のある地点に入射する EUV 放射流束はさまざ まな時間スケールで変動する。それらには、太陽 活動度変動の 11 年周期、太陽の自転による 27 日 周期のほかに、季節・日周変動 (太陽天頂角依存 性) などがあげられる。季節による中性大気 (熱圏 大気) 組成の変化による電離圏プラズマの再結合 係数変化なども TEC 変動の重要な要因である。 電離圏の主イオンである O⁺の再結合過程として N² および O² との衝突による電荷交換 (組み換え 衝突) で作られる分子イオン (NO⁺および O²⁺)の



解離再結合が重要である。これら分子イオンの解 離再結合は組み替え衝突による電荷交換反応に比 べて速やかに進行するから[O]/[N2]で代表され る大気組成比が TEC の変動に大きく関与する。 大気組成は温度やそのほかの熱圏の状態に大きく 影響されるが、熱圏も太陽 UV/EUV の支配下に ある。高度 170 から 300 km では EUV による中 性大気の電離反応が主な熱源である[1]。吸収され た EUV エネルギーは光電子エネルギーとイオン 電子対の化学エネルギーに分配されるが、その割 合は EUV の波長に依存する。最終的に、波長 102.5 nm 以下のフォトンは電離によって全て大気 に吸収される[2]。O、N2および O2の電離断面積 は波長 40 から 70 nm 付近に緩やかなピークを持 つ。これより短い波長では電離断面積は小さくな り、放射流束のエネルギーが吸収される高度は低 くなる。高度が下がるにつれてイオンの消滅係数 が大きくなり、電子密度変動への寄与は相対的に 小さくなる。

高度 170 km 付近より下層ではシューマン・ル ンゲ連続帯 (Schumann-Runge continuum; 波長 130~175 nm)の FUV (far ultraviolet) 放射による O2の解離反応が主な熱源となる。この反応は、同 時に[O]/[N2]の値にも影響を与え、したがって、 電子密度変動にも寄与する。このように太陽紫外 線は直接的(電離反応)のみならず、間接的(熱圏 の変動)にも TEC の変動に寄与している。広い 波長域にわたる太陽紫外線放射スペクトルと TEC の関係はこのように極めて複雑であるから、 本稿では特定の波長を意識せず、概念的に電離圏 に寄与する紫外線 (IE-EUV: ionospheric-effective EUV)として太陽エネルギー放射流束を取り扱う。 本稿の主題とするところは、IE-EUV がさまざま な太陽活動度指標にたいしてどのように振舞うか を調べ、経験的な TEC 変動モデルを構築するこ とにある。

ここで問題としている太陽紫外線の大部分は地 球の超高層大気で吸収され、また、衛星による大 気圏外での太陽紫外線の観測データは常に得られ るわけではない。そこで、これまでの多くの電離 圏-熱圏の理論的あるいは経験的モデルでは代理 指標 (proxy)が用いられてきた。代表的なものが 太陽黒点数 (*R*) と波長 10.7cm の電波雑音 (*F*10.7) である。熱圏の経験モデルのひとつである MSIS (Mass Spectrometer and Incoherent Scatter radar)^{[3][4]}では、その日の *F*_{10.7}指数と前後 81 日 間 (太陽の3 自転周期)の平均値の二つのパラメー タが紫外線による加熱の指標として用いられてい る。国際標準電離圏モデル (IRI: International Reference Ionosphere)^[5]では、太陽黒点数の 12 ヶ月平均値が太陽活動度の指標として用いられ ている。また、Richards 他^[2]の超高層大気のた めの太陽紫外線モデル (EUVAC: EUV model for aeronomical calculations)では、その日の *F*_{10.7} と 前後 81 日間平均値の算術平均をひとつのパラ メータとして用いて紫外線放射流束のスペクトル 強度が得られるようになっている。

近年、衛星観測による太陽放射流束の観測デー タが超高層大気との絡みで精力的に調べられてい る。1995年の末からラグランジュ点に打ち上げら れた SOHO (Solar and Heliospheric Observatory) 衛星の SEM (Solar Extreme Ultraviolet Monitor) による波長 26 - 34 nm の放射流東データが利用 可能になった。SOHO SEM のデータは他の代理 指標と異なり、観測波長域が先に述べた地球超高 層大気の電離に関わる波長域と重なり合う。 Bowman 他[6] は経験的な熱圏モデルの入力とす るため、SOHO SEMの 26 - 34 nm 積分放射流束 の値を F10.7 の長期間変動幅に規格化し新しい指 数 S107を導入している。他の重要な太陽活動度指 標として Mg II の core-to-wing ratio (Mg II crw) がしばしば取り上げられる。これは波長 280 nm 近傍の Mg II の吸収線中心とその両側の翼部の比 を用いるもので、Heathと Schlesinger^[7]によって 彩層領域の太陽活動度を良く表す指標として最初 に提案された。Mg II cwr と他の波長域の紫外線 の変動あるいは F10.7 との関係は多くの研究者に よって調べられている[8]-[12]。Emmert 他[13] は TIMED 衛星の SEE 観測による波長 0 - 120 nm の積分 EUV エネルギーと MgⅡ cwr との良い相 関を示している。Lean 他[14] は彩層の活動度指数 は、単独あるいは F10.7 指数との組み合わせで、 従来より精密に EUV 放射流束を表現し得ること を指摘している。このように多くの研究から MgⅡcwr が太陽活動度の良い指標であることが 分かっている。

しかし、Floyd 他^[12] が示すように、Mg II cwr、 F10.7、R、そして He 1083 の太陽活動度指数はそ



れぞれ異なった長期変動特性を持っている。また、 これら指数の太陽自転周期の数回にわたる短周期 変動もまた異なることが分かっている[12][15]。こ のような振舞の違いは、それぞれの観測に関わる エネルギーの放射域が太陽の異なった領域にある ことがひとつの原因である。大気モデルの構築に あたって、Tobiska 他[16] は時間変動に関して異 なった振舞を示す活動度指数を組み合わせて指標 に使うことが肝要であると指摘している。

経験モデルで太陽活動度指標を用いるにあたっ て、注意を払わなければならないもうひとつの点 は長期変動と短期変動との振幅関係である。すな わち、太陽の自転に伴って現れる 27 日周期変動 と太陽活動度が極大・極小期を繰り返す 11 年周 期変動の振幅比は波長ごとに異なる[17]-[19]。そ の結果として、ある指標の短周期変動成分と長周 期変動成分を単純に足し合わせても IE-EUV の 正確な指標にはなりえない。これを解決しよう としたひとつの試みが、太陽 EUV の代理指標と して F10.7 指数を用いる際にその日の値と前後 81 日間の平均値を組み合わせて使う前述の方法で あった[3][4]。

電離圏に比べれば、熱圏では太陽放射流束変動 に対する応答の研究が広く行われていると言え る。太陽活動度変動による熱圏変動と電離圏変動 とは強く関係しているが、エネルギーの流れは複 雑で、必ずしも同じではない[1]から、二つの変動 も異なる。それゆえ、電離圏変動モデルを記述す る太陽活動度指標は熱圏のそれと完全には一致し ないはずである。太陽活動度が電離圏に与える影 響を統計的に調べる上で、SOHO SEM 26-34 ある いは Mg II cwr が他の太陽放射流束観測に比べて 有利な点は、そのデータの連続性にある。すなわ ち、これら観測データは太陽活動度の11年周期 にわたってほぼ連続的に得られており、我々の TEC データ・セットの期間と完全に重なる。本稿 では、IE-EUV を記述できる最適な太陽活動度代 理指標を、従来の太陽黒点数および 10.7 cm 電波 強度とともに SOHO SEM26-34、Mg II cwr および それらの組み合わせの中から求める。また経験的 な太陽放射流束モデルである SOLAR2000^[20]の出 力についても評価する。

電離圏/熱圏システムの太陽代理指標に対する 応答は極めて複雑であるから、ここでは、人工

ニューラル・ネットワーク (ANN: artificial neural network)の手法を用いることにする。最も広く使 われている ANN は多層パーセプトロン[21] で、こ れを電離圏の問題に応用する場合は foF2、h'F2 あ るいは TEC などの観測量がターゲット・パラ メータとなる。入力パラメータとしては太陽活動 度指数、季節、時刻 (local time)、緯度/経度など の電離圏に影響を与える因子が選ばれる。しかし、 最初に我々の目的とするところは、最適な太陽活 動度代理指標を見つけ出すことであり、入力空間 には季節と太陽活動度指数を用い、そのほかの因 子はターゲット・パラメータに含ませることにす る。2ではこの ANN 手法について述べ、3でさ まざまな代理指標に対する ANN 学習結果の比較 を、4では得られた結果の物理的な解釈を議論す る。5 では ANN 予測値と観測値の比較を行い、 6はまとめと展望を述べる。

2 TEC データベースと ANN 手法

わが国では、国土地理院によって全土を網羅す る二周波 GPS 受信機網 (GEONET: GPS Earth Observation Network) が整備され、1997年4月以 降のデータが公開されている。この太陽活動極 大/極小の1周期に亘る期間について、全 GEONET 受信機の中から分布が均一になるよう に選び出した約 300 の受信機を用いて TEC を求 めた。GPS 受信信号から TEC を推定する際の最 も大きな課題は、衛星および受信機に固有の周波 数間バイアスと、受信機 - 衛星を結ぶ斜め伝播路 上の電子密度積分値(sTEC: slant TEC)を鉛直方 向の TEC (vTEC) に変換する手法である。ここで は、伝播路が 400 km の高度を横切る点 (IPP: ionospheric piecing point) で sTEC を vTEC に換 算し、緯度/経度2×2度の範囲では TEC は均 一であると仮定する。さらに24時間以内では衛 星および受信機の周波数間バイアスは一定である として、15分毎の TEC 値を求めた。この手法に ついては Ma と Maruyama^[22]に詳しく述べられ ている。このようにして求めた各格子点の値を gTEC (grid TEC) と呼ぶことにする。図1に用い た格子点の分布を示す。

TEC 変動の主な要因は太陽活動度、季節、時 刻、地理/地磁気座標などである。これらの多く



1 全電子数 (TEC) を求めるための 32 個の格 子点

それぞれの格子点について15分ごとにTECを導出。 *印の格子点(北緯35度、東経137度)の値をニュー ラル・ネットワークの学習評価に用いた。 の要素を取り扱うのに人工ニューラル・ネット ワーク (ANN) [21] [23] を応用する。このような ANN は上に述べたような地球物理的要素(入力) と TECや f_0F_2 などの観測値 (ターゲット)の関係 を近似し、電離圏の状態を明示的に記述するのに しばしば用いられてきた[24]-[26]。しかし、ここ では、時刻と地理/地磁気座標はターゲットの中 に埋め込むことにする。日本上空の局所的な TEC 変動を取り扱うだけであるから、時刻と経 度は互いに置き換えられるものとし、さらに地磁 気緯度と地理緯度の差は一定であると仮定して、 TEC の時刻 - 緯度分布を二次元マップで表すこ とにする。すなわち、二次元マップが ANN の ターゲットになる。2003年の代表的な季節につい て、TECマップの例を図2に示す。各々下段が 観測値、上段はこれから述べる学習した ANN か らの出力結果である。

TEC の二次元マップを生成するには次式で表 される球函数展開を用いる。



$$\text{TEC} = \sum_{m=0}^{M} \sum_{n=m}^{N} (A_{nm} \cos m\phi + B_{nm} \sin m\phi) P_n^m (\cos \theta) \quad (1)$$

4つの季節ごとの図は上段がニューラル・ネットワークによるモデルの結果、下段が観測値。

ここで、P はルジャンドル陪函数、経度パラ メータは各格子点の経度に対応した太陽時 (LMT : local mean time), $fartheref{eq:LMT} = 2\pi \times$ (LMT/24)、 θ は余緯度、N = M = 7である。上 式で Anm および Bnm を最小自乗法で決めれば TEC マップが得られるから、この係数を実際の ターゲット・パラメータとして採用する。計算の 便宜上、緯度 29-45 度の外側は外挿し、データ の無い南半球には南北対称になるようにダミー・ データを入れて函数近似しているので、n+mが 奇数になる係数はゼロになる。したがって、二次 元 TEC マップを表すのに必要なターゲットの数 (出力層のノード)は36となる。二次元マップは 3日分の TEC データで作成し、移動平均をとる。 これの 11 年分(1997 年 4月 1 日から 2008 年 3月 31 日) が ANN の学習と評価のデータ・セットに なる。

ANN の構成は図3に示したように、上に述べ た出力層 36 ノード、隠れ層 (hidden layer) 100 ノード、入力層は用いる太陽活動度代理指標の数 に応じて3から18ノードまで変化する。ANN の学習は2段階に分けて行う。最初は一組の入力 とターゲット・データを与えるたびにニューロン の重みを更新するパターン・モード[21]で行い、 ある程度収束してきたら 11 年分の全データを与 えた後に重みを更新するバッチ・モード[21]で学 習する。バッチ・モードでは学習定数およびモー メントを 0.9 とした。出力層 36 ノードの教師 データと ANN 出力の自乗誤差の和を 11 年分に ついて評価し、重み更新ごとの自乗誤差の変化が 10⁻⁵になったとき学習を完了する。バッチ・モー ド学習は誤差収束の振舞いが単調であるため、本 稿のような入力パラメータの比較検討に適してい るが、大量のデータを用いるバッチ・モード学習 はターゲット・パラメータを二次元マップにする ことで初めて可能となった。

学習の達成度を評価するために、11 年分の全 データを学習用のセットと評価用のセットに分割 する。このとき、学習および評価が太陽活動度変 化の全ての位相と季節変化を隈なく含むようにす るため、10 日に1 日の割合で評価用のデータを 抜き出した。学習結果の評価は通常行われている ようなターゲット・パラメータに対してではな く、ルジャンドル係数から TEC マップを再構成



し、TECの1時間値に対して平均自乗誤差の平方 根(RMSE:root mean square error)を求めて行っ た。ANNの学習では、ニューロンの重みの初期 値を乱数で与える。そのため、学習結果は太陽活 動度指標の選び方だけでなく、与えられた初期条 件によっても異なる。また、評価が再構成した TECマップで行われるため、より正確な比較評 価を行うのに、独立した11回の学習結果の中で の最も高い評価(最小の RMSE)をもって達成度 とした。

比較する太陽活動度代理指標は、観測に基づく ものとして太陽黒点数、10.7 cm 太陽電波雑音、 SOHO SEM の 26 - 34 nm 積分 EUV 強度、Mg II cwr である。太陽黒点数はベルギーの SIDC (Solar Influence Data Analysis Center)が世界の観測ネッ トワークをもとに統計的に算出した International Sunspot Number (Ri) を採用する。10.7 cm 電波雑 音指数 (F10.7) はカナダの Penticton で観測した 20 時 UT の値である。この値は古くから連続観測さ れており標準的なデータ・セットとして高く評価 されている。ANN の計算では入力およびター ゲット・データは0と1の間の値をとるように規 格化する必要があるので、Riおよび F10.7 は実際 の計算では 11 年周期の中での最大値で除した値 を用いる。MgⅡcwrは NOAA 衛星によって 1日 2回の観測が行われている。SOHO SEM 観測装 置は 26 - 34 nm の EUV 強度をさらに高い時間分 解能で観測しているので、24時間平均を用いる。

Tobiska 他[16] はこれら紫外線の観測値を一次処 理して F10.7 指数の長期変動に規格化した M10.7 お よび S10.7 指数を作り出している。ここでは F10.7 同様に M10.7 および S10.7 の値をそれぞれの 11 年周 期中の最大値で除した値を用いる。SOHO_SEM には一部データの欠落期間があるが、この部分に ついては、次に述べる経験モデル SOLAR2000 か ら得られる Seuv 指数値を用いて、欠落部分の前後 のデータと比較した上で補完する。補完後の指数 を S*10.7 と呼ぶことにする。

SOLAR2000 (http://www.spacewx.com/ solar2000.html) はライマン α と $F_{10.7}$ を入力に用 いた太陽紫外線スペクトル強度の経験モデルであ る [20]。SOHO_SEM の観測値に対応する値が前述 の S_{euv} 指数として出力される他に、地球超高層大 気の電離に与る 1 - 105 nm の積分値 $E_{10.7}$ が計算 される。これら二つの指数についても観測に基づ く指数同様に TEC モデルへの入力としての適/不 適を評価する。

既に述べたように TEC マップは3日の平均と して作成したことから、太陽活動度指数も3日平 均を用い、便宜上これを当日の値(daily value)と 呼ぶことにする。当日の太陽活動度指数に加えて、 TEC 値の日付から過去に遡った7、27、81日間 の平均値(後方平均)および TEC 値の日付を中心 にした7、27、81日間の平均値(中央平均)を ANN入力に用いる。ここで、27および81日は1 および3太陽自転周期に対応し、7日(1/4太陽自 転周期)遡った平均値は IE-EUV に対する熱圏/ 電離圏応答の積分効果を見ようとするものであ る。積分効果の検証のために、7日の後方平均を 3日と4日に分けた値も検討する。これらの平均 値を求めた期間を図4にまとめて示す。6個の太



陽活動度指数とそれぞれ 8 期間の平均値、合計 48 パラメータの組み合わせが評価対象になるの で、原理的に 2⁴⁸-1(~10¹⁴)個の組み合わせが出 来る。さらに、それらの時間遅れまでを考慮する と、入力パラメータの組み合わせはさらに多くな る。言うまでも無く、これらの組み合わせを全て 試すことは現実的でない。本稿では、単一パラ メータから最大 16 個 (4 指数 × 4 期間平均パラ メータ)まで、段階を追って絞り込み、約 300 の 組み合わせパターンについて ANN 学習と結果の 評価を行った。

3 結果

3.1 単一指標を用いた場合の比較

単一の太陽活動度指数を IE-EUV の代理指標と するのが最も単純に TEC 変動をモデル化する手法 である。図5に5つの指数についての比較を示す。 横軸のゼロは TEC の観測日と同じ日の指数を表



F F

し、負の数はそれより前の、正の数は後の日付の 指数を入力した場合である。縦軸の RMSEは ANN 学習の達成度で、数字が小さいほど TEC のモデル 化に適した指標であると考えられる。これまでの 研究から容易に分かるように、太陽黒点数が IE-EUV を表すのに最も不適である。 F10.7 指数はこれ よりは良い結果であるが、依然 RMSE が大きい。 最も良い結果は SOHO SEM 26-34の場合であり、 観測波長が大気の電離に寄与する EUV の波長と重 なり合うことからも納得できる。MgII cwr は観測 波長が280 nm と、電離に寄与する波長帯の外であ ることもあって、F10.7と SOHO SEM 26-34の中間の 結果となった。SOHO SEM 26-34と比較するために SOLAR2000の Seuv が点線で示されており、これも 全体として良い結果であるが、SOHO に比べて曲 線が平らであることに気づく。

地球超高層大気の変動が太陽 EUV の変動に対 して数日の応答遅れを示すことは以前から知られ ていたが、図5においても最適な指標は時間遅れ を持っていることが表れている。この遅れ時間に は指標によって違いがあり、太陽黒点数、F10.7、 そして SOLAR2000 からの Seav は 1.5~2 日前の 値を用いた場合に最も学習の達成度が高く、紫外 線の観測値に基づく S10.7 と M10.7 では 1 日の遅れ 時間で最も学習の達成度が高い。

3.2 期間平均値の併用によるモデルの改善

図 6a は ANN の入力として TEC 観測日前日 (前述の電離圏応答の遅れを考慮)の指数値のほか に、幾つかの期間平均値を併用した場合の結果を それぞれの指標について示している。横軸は図4 に示した期間平均の組み合わせであり、1 は前日 の指数(d)、2 はこれに 7 日後方平均(d+7b)、3 はさらに 27 日後方平均(d+7b+27b)、4は 7、27、 81 日後方平均の全て(d+7b+27b+81b)を入力し た場合を表す。入力パラメータの数を増やすこと によって概して学習の改善が見られるが、その効 果には指標によって違いも見られる。太陽黒点数 と F10.7 ではグラフ上ではっきりした右肩下がり の傾向があり、最も良い結果は組み合わせ4で得 られた。これに対して Mg II cwr では組み合わせ 3が最良であり、81日平均を追加併用すると寧ろ 結果が悪くなる。SOLAR2000の出力から1-105 nmの EUV 強度を積分して得られた E10.7 と



SOHOの 26 - 34 nm の観測に基づく *S**10.7 (ここ では欠落データを補完している)では、期間平均 を併用しても大きな改善が見られない。その日の 指数だけで EUV 変動が良く表されているとも言 える。

図 6b は組み合わせ 3 が 3' として異なるほかは 図 6a と同じである。組み合わせ 3' では 7 日後方 平均と 81 日後方平均が用いられている (*d*+7*b*+ 81*b*)。図から、太陽黒点数については 81 日平均 の効果が大きく、27 日平均を加えると寧ろ学習は 悪化することが分かる。F10.7 についても 81 日平 均の効果は大きく、27 日平均を追加したことの効 果は殆ど見られない。図 6a、b を総合すると、IE-EUV の代理指標としての太陽黒点数と F10.7 では より長期間の平均的な振舞が重要であり、紫外線 観測に基づく *S**10.7 と Mg II cwr では少し短く 27 日の平均値が重要であると結論できる。

ここまでは、期間平均として、後方の幾日かを 選択したが、これまでの経験モデルでは、TEC などの観測日を中心にした期間平均が用いられて きた。表1は後方平均と中央平均の比較の結果で ある。組み合わせの数字と記号は図4に準拠して いる。黒点数とF10.7 については81日平均が、ま た M10.7 については27日平均が重要である点は既 に述べたとおりであるが、黒点数の場合で後方平 均が中央平均に勝っている以外、後方平均と中央 平均とで大きな差は認められない。これはANN の入力として、一日(観測日の前日)の指数と併用 した場合であって、平均値単独で相関を調べた場 合には中央平均の方が相関係数は高くなることに 注意しておく。

表1 後方平均と中心平均の比較

			組み合わせ ⁽¹⁾				
指標	d	d + 27b	d+27c	$d \! + \! 81b$	d + 81c		
R_i	5.38	4.05	4.29	3.72	3.94		
$F_{10.7}$	4.18	3.54	3.67	3.48	3.48		
$M_{10.7}$	3.77	3.26	3.26	3.41	3.30		
$S_{10.7}^{*}$	3.28	3.23	3.24	3.23	3.27		

3.3 二つ以上の異なる指標を用いた場合

ここまでは、入力に用いた指標は単一種類の指 数であり、M10.7 あるいは S*10.7 それぞれ TEC 観 測日の前日の指数に7日後方平均と27日後方平 均を用いた場合に ANN の学習結果が良好であっ た。次に、異なる指標の組み合わせで学習結果が どのようになるかを表2に示す。表の最初の4行 (Run 1-1 ~ 1-4) は比較のために単一指標について の結果を再掲したもので、続く6行(Run 2-1~ 2-6) は二つの指標を、その次の2行(Run 3-1 お よび 3-2) は 3 つの指標を、最後は全ての指標を 組み合わせた場合である。黒点数と F10.7 につい て組み合わせの効果を見ると、Run 2-6 ではそれ ぞれ単独の使用 (Run 1-1 および 1-2) より良い結 果が得られている。しかし、黒点数と S*10.7 ある いは M10.7 の組み合わせでは紫外線観測による指 数を単独で用いた場合より僅かに結果が劣り、黒 点数はここでも活動度代理指標としては劣ってい ることが分かる。黒点数を含まない他の指標の組 み合わせでは一様に良い結果が得られ、S*10.7を 組み合わせることが特に有効である。次に3つあ るいは4つの指標の組み合わせでは、やはり、黒 点数を含まない場合に良い結果が得られ、F10.7、 S*10.7 および M10.7 の d、7b、27b、合計 9 つのパ ラメータの併用(Run 3-2)が全ての場合を通じて 最良の入力パターンであった。

4 結果の物理的な解釈

4.1 電離圏応答の時間遅れ

太陽活動度の変化によって引き起こされる TEC の変動をモデル化するのに最適な IE-EUV の代理指標を ANN の手法を応用して評価した。

表2 複数の指標の組み合わせ効果

Run	R_i	$F_{10.7}$	$S_{10.7}^{*}$	$M_{10.7}$	RMSE		
1-1					4.09		
1-2		\checkmark			3.61		
1-3			\checkmark		3.22		
1-4				\checkmark	3.21		
2-1				\checkmark	3.23		
2-2		\checkmark			3.20		
2-3				\checkmark	3.16		
2-4					3.24		
2-5					3.17		
2-6	\checkmark	\checkmark			3.52		
3-1	\checkmark		\checkmark	\checkmark	3.16		
3-2		\checkmark	\checkmark	\checkmark	3.12		
4-1		\checkmark	\checkmark	\checkmark	3.16		
各指標け 図4の d - 7b - 97b からたろ							

その前提として、ANN への入力パラメータが ターゲット・パラメータと良い相関関係を持って いれば、学習した ANN の出力と観測値との誤差 (RMSE)が小さくなる筈であると仮定している。 Wuと Lundstedt^[27]は太陽風パラメータの変動と 地磁気嵐の関係を同様な手法で調べ、相互相関係 数の比較と ANN の RMSE の比較とは矛盾しな い結果を与えることを示した。本稿の図5に示し た太陽活動度に対する TEC 応答の遅れも相関解 析の結果と比べることが出来る。Jacchia 他^[28]あ るいは Paul 他^[29]は衛星軌道の変化を解析して 27 日周期の太陽紫外線強度の変調に対して熱圏密 度の変動に1ないし2日の遅れのあることを見出 している。経験的な熱圏モデル MSIS のシリーズ^[3] でも前日の F_{10.7} 指数が用いられている。Bowman 他^[6] は彼らの熱圏密度モデルの中で、F_{10.7} および S_{10.7} については1日前の、M_{10.7} については5日 前の値を用いている。同様に電離圏の太陽活動度 応答についても遅れのあることが報告されてい る^{[30] – [32]}。Min 他^[32] は熱圏大気密度および TEC の太陽活動度応答について相関解析を行っている が、相関強度を示した彼らの図6は180度回転さ せると本稿の図5と極めて良く似ている。このよ うに、図5に示した時間遅れの特性は基本的にこ れまでの解析と一致するもので、RMSE を用いる 比較解析の妥当性を裏付けている。

TEC の太陽活動度応答の時間遅れを詳細に見 ると、これまでの研究との定量的な違い、あるい は今回の結果の中でも指標ごとに違いのあること が分かる。定量的な議論を行うには、それぞれの 指標の代表する時間 (T, time tag) について注意す る必要がある。10.7 cm 電波雑音強度は 20 時 UT に観測されたものであり、S10.7は5分ごとの SOHO SEM 26-34の観測値を平均して1日の値を 決めている。同様に Mg II cwr では 07 および 16 時 UT の観測値から1日の値を決めている。Ri は全地球的な観測網の結果を統計的に処理して算 出しているが、どの時間を代表しているかについ ては明示されていない。これに対して、本稿の TEC データは東経 135°を中心とした領域である から、太陽活動が大気の電離に最も大きく寄与す るのは 03 時 UT 付近である。

このような各指標の代表する時間を考慮する と、 $F_{10.7}$ (T = 20時 UT)には $S_{10.7}$ および $M_{10.7}$ (T = 12 UT)より見かけ上8時間の余分な時間遅 れの出ることが予想される。しかし、実際には 図5に見られるように、 $F_{10.7}$ に対する TEC の応 答遅れは $S_{10.7}$ および $M_{10.7}$ のそれと比較して約1 日長い。 R_i についても $F_{10.7}$ より僅かに短いもの の、 $M_{10.7}$ あるいは $S_{10.7}$ に比較して長い応答遅れ 時間を示している。このような応答遅れについて は、大きく二つの原因があげられる。第一は熱圈 /電離圏側にある積分効果であり、他は太陽活動 度指標の持つ特性である。 $S_{10.7}$ を算出している EUV の波長は中性大気を電離する波長域と重な ることから、 $S_{10.7}$ および $M_{10.7}$ に対する応答遅れ は熱圈/電離圏システム側に原因があると考えら れる。F10.7 および Ri における余分な遅れ時間は 10.7 cm の電波あるいは白色光で観測した太陽活 動度が IE-EUV の活動度と比べて異なった時間推 移で成長/衰退を繰り返すことによると考えられ る。実際、Donnelly 他^[33] および Floyd 他^[12] は 黒点数および 10.7 cm 電波強度の短周期変動が UV/EUV に比べて早くピークに達することを幾 つかの事象をあげて述べている。また、205 nmの UV 流束が太陽の自転に伴って 27 日の周期で変 調される特性を相互相関解析した結果、F10.7 およ び黒点数は前自転周期の値と相関を持っているこ とも示されている^[15]。この UV 流速と F10.7 の相 互相関の (zero time lag に対する) 非対称性は太陽 面上でのプラージュの寿命が黒点の寿命に比べて 長いことに起因している。

SOLAR2000 経験モデルはコロナの活動度の指標として $F_{10.7}$ 指数を、彩層の活動度の指標としてライマン α 線の強度を用いている。図5において $S_{10.7}$ に対応するモデル値である S_{euv} の応答遅れ時間が $S_{10.7}$ よりも $F_{10.7}$ のそれに近いのは多分に $F_{10.7}$ の特性によるものと思われる。

4.2 短周期および長周期変動成分の組み合わ せによる改善

Hedin^[34]は F10.7 と EUV の相関を表す直線の 傾きが、短周期変動と長周期変動で異なることを 見出した。さらに、Donnelly 他[17] は長周期変動 の振幅と短周期変動の振幅の関係が波長によって 異なることを指摘している。このようなことから、 代理指標を用いて IE-EUV を推定するのに、短周 期変動特性を延長して長周期変動に当て嵌めるこ とは大きな誤差原因となる[19][35]。MSIS などの 大気モデルで用いられている代理指標の短周期/ 長周期変動振幅特性の違いを補償するひとつの手 法は、求めようとする日にちの指数に加えて太陽 自転の3周期分について平均した値のふたつのパ ラメータを用いることである。Bowman 他[6] は 彼らの熱圏温度モデルを開発する際に F10.7、M10.7、 S10.7 について 54、81、108 日の中央平均値(対象 とする日にちを中心とした期間)を比較した結果、 81日の中央平均が最も良く長周期変動成分を表し ていると結論した。

本稿で述べている ANN モデルでも基本的に短 周期変動成分と長周期変動成分を入力空間に加え ることで図6に示すような改善された結果が得ら れた。しかし、すでに述べたように、改善効果が 得られる長周期変動成分を求めるための期間は 表1に示したように指標によって異なる。*Riと F*10.7 では81日平均が最も効果的であったのに対 して、紫外線観測に基づく*M*10.7 と*S*10.7 では27 日平均が効果的であった。また、これまでのモデ ルでは中央平均が良いとされてきたが、表から見 る限り、後方平均と中央平均では有意な差は見ら れない。モデルをリアルタイムで利用する際に、 観測値だけから求まる後方平均を用いるモデルの 方が予測値の併用が必要な中央平均を用いるモデ ルより明らかに有利である。

太陽紫外線の変動は経度方向に分散しているア クティブ・ネットワークと局在しているプラー ジュによって特徴付けられる。短期変動は太陽の 自転によるプラージュ由来のエネルギー流束の変 調が主であり、これより長期的な変動にはプラー ジュとネットワークの両方の寄与がある[36]。 Woods 他[19] はアクティブ・ネットワークからの 変動成分への寄与は遷移領域からのものが彩層か らのものより大きいと述べている。したがって、 代理指標が太陽大気のどの領域の活動度を代表す るかによって長周期変動成分と短周期変動成分の 比率が異なってくる。活動領域の発展に伴ってプ ラージュがアクティブ・ネットワークに衰退し経 度方向に分散するのに1~3太陽自転周期かか り、アクティブ・ネットワークはさらに数太陽自 転周期に亘って存在し続ける^[19]。Donnelly 他^[15] と Leanと Repoff^[37]は黒点数、F10.7、UV 強度の それぞれの時間発展を解析し、UV に比べて黒点 と F10.7 のほうが 27 日変動より長い変動成分を強 く持つことを見出した。本稿に示した結果は、代 理指標と IE-EUV の間の短周期変動成分と長周期 変動成分の違いを補償するとき、持続するアク ティブ・ネットワークからの UV/EUV では 27 日平均で十分であるのに対して、より変動の大き い黒点数および F10.7 では 81 日間に亘って平均す る必要があることを示している。図6で、E10.7と S10.7では長周期変動成分を加えても ANN 学習の 改善が顕著でないことから、これらの指標につい ては短周期と長周期変動成分の関係が IE-EUV の それに近いと考えられる。

4.3 複数の異なる指標の組み合わせによる改善

地球大気の電離に関わる IE-EUV も彩層、遷 移領域、およびコロナから放射されるが、それぞ れの領域の短周期および長周期変動への寄与は互 いに異なる。これはアクティブ・ネットワークと プラージュのコントラストが太陽大気の領域に よって異なるためである[19]。したがって、IE-EUV の変動をより正確に表現するには異なった 放射源 (太陽大気層)を代表する複数の代理指標を 組み合わせることが有効である。

彩層からの放射の変動は Mg II cwr と極めて類 似性が高く、Mg II cwr は彩層の活動度の良い指 標とされる (例えば、文献^[19])。SOHO_SEM 26-34 への主な寄与は遷移領域の He II 輝線 (30.4 nm) とコロナの Fe XV 輝線 (28.4 nm) である。10.7 cm 電波は主に遷移領域とコロナからとされる^[18]。 代理指標の表す領域の詳しい議論は本稿の範囲を 越えるが、太陽大気の広い範囲の活動を捉えよう としたら、なるべく異なった振舞をする複数の指 標を組み合わせることが肝要である。この意味で、 F10.7、M10.7、S10.7 およびそれらの幾つかの長さの 期間平均の組み合わせを用いることで最良の ANN 学習結果が得られたものと解釈される。

4.4 7日後方平均の役割

太陽放射の変化に対する地球超高層大気の応答 遅れは良く知られた現象[6][28]-[32][38][39]であり、 本稿の中でも図5に示されたように再確認され た。この応答遅れは主に太陽の自転によって変調 された27日周期の放射流束変動とそれに対する 地球超高層大気の中での蓄積効果との組み合わせ で現れると考えられる。太陽自転周期より短く3 日より長い期間の指標の平均値(実際には7日後 方平均が用いられた)が入力空間に加えられたと すると ANN は蓄積効果を学習するものと期待さ れる。実際、図6において各指標で左から2番目 の点は蓄積効果を表している可能性がある。この ことをさらに詳しく調べるために、幾つかの短周 期平均を用いて ANN 学習を行った。その結果を 表3に示す。ここで指標の数字と記号は前出の 図4のとおりであり、指標の組み合わせには全て の場合で F10.7、S*10.7、M10.7 が含まれる。表から 分かるように、自転周期より短い短周期平均を併 用しない場合(Run 5-2)学習達成度が低くなる。7

表3 短期変動パラメータの動き

Run	d	4p	7b	7c	27b	RMSE
3-2			\checkmark		\checkmark	3.12
5 - 1					\checkmark	3.12
5 - 2					\checkmark	3.19
5 - 3					\checkmark	3.14
5-4	\checkmark			\checkmark	\checkmark	3.12
$* F_{10}$	$_{7}, S_{1}^{*}$	0.7 お	よび	M_{10}	7につ	いて共通

日中央平均 (Run 5-3) でも十分でなく、4-7 日前 の平均値 (Run 5-1) では 7 日後方平均値 (Run 3-2) と同じ結果が得られたことから、何らかの蓄積効 果が学習されていると推測できる。

7日後方平均の役割として考えられるもうひと つの効果として、太陽の周辺部での放射強度変化 (limb darkening/brightening)の学習の可能性があ げられる。Donnelly 他[17] は活動領域からの(地 球方向への)放射流束が活動領域の中央子午線か らの距離 (CMD: central meridian distance) に よって如何に変化するかを議論している。この CMD 特性は波長によって異なり、光学的に厚い 放射は周辺部での減光が大きく、狭い CMD 特性 を持っている[17][40][41]。もし用いる代理指標が光 学的に厚い輝線に基づくものであったなら、活動 領域が周辺部に近づくにつれて、IE-EUV は小さ めに見積もられる。したがって、活動領域の CMD 情報が与えられれば ANN モデルは改善さ れると期待できる。表3にはこのような効果も含 まれていると思われるが次の節で議論するような 他の要因による誤差(磁気嵐や下層大気による擾 乱)が RMSE の下限を抑えているので、これら誤 差要因が取り除かれれば CMD 特性の学習効果も 鮮明になると期待できる。

5 ANN 予測と観測値の比較

図2に代表的な季節について TEC マップの例 を示した。各季節ともに観測に基づく TEC マッ プ(下段)に対応させて ANN 出力の係数から再構 成した TEC マップを上段に示した。季節、時刻 (LT)、緯度の特徴がよく再現(学習)されていて、 球函数近似の係数を学習させる手法が適切である

ことが分かる。

次に、日々変動を含めて比較するため図 7a に 示したのは、最も良い学習結果の得られた入力パ ラメータ(F10.7、S*10.7、M10.7 各々3、7、27 日後 方平均、合計9パラメータ)を用いたときの30太 陽自転周期に亘る ANN 出力と実際の観測データ である。比較に用いたデータは緯度 35°N、03 時 UT (12時LT)の ANN 出力結果と図1に*印で 示した格子点の観測値である。図の上段は ANN (実線)および観測値(○)とその差(ΔTEC)、中段 は用いた指標(3日移動平均のみ)、下段は地磁気 擾乱を表す Ap 指数である。緩やかな季節変動と 太陽の自転に伴う27日周期の変動が良く再現で きていることが分かる。しかし、誤差が大きくな る場合が時折あり、それらの幾つかでは Ap 指数 との比較から地磁気擾乱との関連が見られるが、 また他ではその関連が明瞭でない。この期間で最 も大きな地磁気擾乱は 2001年 3月 31 日に発生し、 その前後1カ月の間に幾つかの地磁気擾乱と電離 圏擾乱が連発している。このときの最も強い磁気 嵐に伴って弱い正相電離圏嵐が、またその前後の 地磁気擾乱に伴っていくつかの強い負相電離圏嵐 が報告されている[42]。これらの電離圏嵐は ∆TEC のプロットに ANN 予測誤差として見るこ とができる。二つ目の大きな地磁気擾乱は 2001年 11月6日に起こり、このときは強い TEC の増加 (TEC storm)が発生している[43]。しかし、11月7 日から 24 日まで継続して見られる負の ΔTEC を 地磁気擾乱に結び付けることは困難である。その ため、11月24日の地磁気擾乱(この期間で3番目 に大きい擾乱) に対応する TEC の変動もはっき りしない。2002年1月から2月の大きな正および 負の ΔTEC は地磁気擾乱とは対応していない。

図 6b は次の 30 太陽自転周期について示した もので、太陽活動度は中程度まで落ちている。 2003 年 10月 29 ~ 31 日の「ハロウィーン嵐」と呼 ばれた大地磁気擾乱に伴って負の Δ TEC が見ら れる。しかし、1 自転周期後の 11月 20 日前後で は負の Δ TEC が 10 日以上継続しているので、こ れを単純に地磁気擾乱と結び付けるのは難しい。 2003 年 12 月末の大きな Δ TEC もまた地磁気擾乱 とは結び付けられない。この期間で二つ目に大き い地磁気擾乱となった 2004年 7月 27 日では TEC 予測誤差がほとんど見られない。2004年 11月 8

NiCT 379



図 (a) は太陽活動度の極大期、(b) は中間ないし極小期である。それぞれ、上段が観測 (白丸) とニューラル・ネットワーク (実線) の全電子数およびそれらの差 (黒の塗りつぶし)、中段はニューラル・ネットワークの入力に用いた指標 (3 日移動平均のみ 図示)、下段は地磁気活動度指数。

日のパルス的な正の Δ TEC は地磁気擾乱による もので、同日の日没後に SED (storm enhanced density) と呼ばれる極めて強い正の Δ TEC が日 本上空で初めて確認された事象でもある[44]。 以上のように、地磁気擾乱によって ANNの TEC 予測誤差が増大する (電離圏嵐) ことはしば しば起こるが、それ以外の原因による誤差も必ず しも小さくない。図6をさらに調べると、誤差が 準周期的に変動している個所がある。ここで用い た代理指標が十分に E-EUV を表していないこと は必ずしも否定できないが、これら幾つかの周期 的な誤差増加は下層大気からの影響を受けた結果 と推測される^{[45][46]}。このことは、逆に、代理指 標 ANN モデルを用いて E-EUV の効果を取り除 いた ΔTEC の振る舞いを解析することにより電 離圏 - 下層大気結合が解明できる可能性を示して いる。本モデルを標準モデル (reference model) と 呼んだ所以である。下層大気の運動が駆動する TEC 変動が明らかになれば、その結果は TEC 予 測モデルのさらなる改善にフィードバックでき る。地磁気擾乱の効果を予測モデルに繰り込むこ ととあわせて次の課題である。

6 まとめと展望

人工ニューラル・ネットワーク (ANN) の手法 を用いて、太陽活動に依存する電離圏全電子数 (TEC)の予測モデルを開発した。太陽活動度代理 指標として幾つかの指数を検討した結果、 10.7 cm 太陽電波雜音指数 (F10.7)、Mg II cwr (M_{10.7})、SOHO 衛星による 26 - 34 nm EUV 観測 の値 (S10.7) を TEC 観測の前日、前7日 (7日間 遡った期間)平均、同様に前27日に亘って平均し て ANN の入力としたときに最も良い学習結果が 得られた。太陽放射に関するこれまでの多くの研 究成果から、入力に用いた各パラメータの持つ物 理的な意味も議論した。このモデルでは太陽活動 度指数として予測対象の日付より古いものを用い るから、リアルタイムでの TEC 予測 (宇宙天気 予報)にすぐに応用できるものである。今回の版 では、太陽活動度変動だけをモデル化したので、 電離圏嵐を評価するための、あるいは下層大気と の結合を調べるための標準 TEC モデル (reference model) と位置づけることも出来る。ま た、次のステップとして地磁気活動による電離圏 嵐の効果および下層大気との結合による変動を取 り込むことで、さらなる宇宙天気予報のツールと

しての予測モデルの改善を進める必要がある。

ANN を効率的に学習させるため、日本上空の TEC 分布を球函数展開の形で表現した。この表 現方法には ANN の学習効率という点だけでな く、36 個のルジャンドル係数だけで任意の緯度/ 経度/時刻の TEC 予測値を伝えることができるか ら、測位衛星の電離圏遅延誤差の補正情報として 予測結果を測位信号に重畳して放送するような応 用も考えられる。

もうひとつの今後の課題として、新たな指数の 開発が挙げられる。ANN を応用して TEC の予 測が可能になったが、ANN は必ずしも一般的な 手法ではなく、入力に太陽活動度指標だけでも9 つのパラメータが必要であることは広い応用を妨 げるものである。図6から、F10.7指数も幾つかの 期間平均値を併用すれば、Mg II cwr の単独使用 よりも IE-EUV の代理指標として優れていること が分かった。ANN では顕わでない函数形を探し 出すことにより F10.7 値の時系列データから新たな 補正指数を作り出すことが出来る筈である。F10.7 は UV/EUV 観測を元にした指数に比べて遥かに 長い期間にわたってデータが得られており、ここ から新しく補正指数が導出されれば地球超高層大 気の長期変動解析などへ応用できるものと期待さ れる。この補正指数のプロトタイプは既に完成し ていて、その改良と評価が今後の課題である。

謝辞

太陽黒点数は Solar Influences Data Analysis Center、WDC for the Sunspot Index、Royal Observatory of Belgium から提供されたものであ る。10.7 cm 太陽電波強度指数は Dominion Radio Astrophysical Observatory, Canada により観測され National Geophysical Data Center、NOAA、USA によって提供されたものである。*M*_{10.7}、*S*_{10.7}、*Seuv* および *E*_{10.7}の各指標は Solar Irradiance Platform (SIP)によるもので、SIP quick link http://spacewx. com からダウンロードした。

参考文献

 R. S. Stolarski, P. B. Hays, and R. G. Roble, "Atmospheric heating by solar EUV radiation", J. Geophys. Res., Vol.80, pp.2266-2276, 1975.

NICT 381

特集 宇宙天気予報特集

- 2 P. G. Richards, J. A. Fennelly, and D. G. Torr, "EUVAC: A solar EUV flux model for aeronomic calculations", J. Geophys. Res., Vol.99, No.A5, pp.8981-8992, 1994.
- 3 A. E. Hedin, J. E. Salah, J. V. Evans, C. A. Reber, G. P. Newton, N. W. Spencer, D. C. Kayser, D. Alcaydé, P. Bauer, L. Cogger, and J. P. McClure, "A global thermospheric model based on mass spectrometer and incoherent scatter data, MSIS 1. N₂ density and temperature", J. Geophys. Res., Vol.82, pp.2139-2147, 1977.
- 4 J. M. Picone, A. E. Hedin, and D. P. Drob, "NRLMSISE-00 empirical model of the atmosphere: Statistical comparisons and scientific issues", J. Geophys. Res., Vol.107, No.A12, 1468, doi:10.1029/2002JA009430, 2002.
- **5** D. Bilitza, and B. W. Reinisch, "International Reference Ionosphere 2007: Improvements and new parameters", Adv. Space Res., Vol.42, pp.599-609, 2008.
- 6 B. R. Bowman, W. K. Tobiska, F. A. Marcos, and C. Valladares, "The JB2006 empirical thermospheric density model", J. Atmos. Solar-Terr. Phys., Vol.70, pp.774-793, 2008.
- 7 D. F. Heath, and B. M. Schlesinger, "The Mg 280-nm doublet as a monitor of changes in solar ultraviolet irradiance", J. Geophys. Res., Vol.91, No.D8, pp.8672-8682, 1986.
- 8 J. Lean, M. VanHoosier, G. Brueckner, D. Prinz, L. Floyd, and K. Edlow, "SUSIM/UARS observations of the 120 to 300 nm flux variations during the maximum of the solar cycle: Inferences for the 11-year cycle", Geophys. Res. Lett., Vol.19, pp.2203-2206, 1992.
- 9 R. P. Cebula, M. T. DeLand, B. M. Schlesinger, "Estimates of solar variability using the solar backscatter ultraviolet (SBUV) 2 Mg II index from the NOAA 9 satellite", J. Geophys. Res., Vol.97, No.D11, pp.11,613-11,620, 1992.
- 10 R. Viereck, L. Puga, D. McMullin, D. Judge, M. Weber, and W. K. Tobiska, "The Mg II index: A proxy for solar EUV", Geophys. Res. Lett., Vol.28, pp.1343-1346, 2001.
- G. Thuillier, and S. Bruinsma, "The Mg II index for upper atmosphere modeling", Ann. Geophys., Vol.19, pp.219-228, 2001.
- 12 L. Floyd, J. Newmark, J. Cook, L. Herring, and D. McMullin, "Solar EUV and UV spectral irradiances and solar indices", J. Atmos. Solar-Terr. Phys., Vol.67, pp.3-15, 2005.
- 13 J. T. Emmert, J. L. Lean, and J. M. Picone, "Comment on "Oscillations of global mean TEC" by K. Hocke", J. Geophys. Res., Vol.114, A01309, doi:10.1029/2008JA013679, 2009.
- 14 J. L. Lean, O. R. White, W. C. Livingston, and J. M. Picone, "Variability of a composite chromospheric irradiance index during the 11-year activity cycle and over longer time periods", J. Geophys. Res., Vol.106, No.A6, pp.10,645-10,658, 2001.
- 15 R. F. Donnelly, J. W. Harvey, D. F. Heath, and T. P. Repoff, "Temporal characteristics of the solar UV flux and He I line at 1083 nm", J. Geophys. Res., Vol.90, No.A7, pp.6267-6273, 1985.
- 16 W. K. Tobiska, S. D. Bouwer, and B. R. Bowman, "The development of new solar indices for use in thermospheric density modeling", J. Atmos. Solar-Terr. Phys., Vol.70, pp.803-819, 2008.
- 17 R. F. Donnelly, H. E. Hinteregger, and D. F. Heath, "Temporal variations of solar EUV, UV, and 10,830-Å radiations", J. Geophys. Res., Vol.91, No.A5, pp.5567-5578, 1986.
- 18 J. Lean, "Solar ultraviolet irradiance variations: A review", J. Geophys. Res., Vol.92, No.D1, pp.839-868, 1987.
- 19 T. N. Woods, W. K. Tobiska, G. J. Rottman, and J. R. Worden, "Improved solar Lyman α irradiance modeling from 1947 through 1999 based on UARS observations", J. Geopys. Res., Vol.105, No.A12, pp.27,195-27,215, 2000.

- 20 W. K. Tobiska, T. Woods, F. Eparvier, R. Viereck, L. Floyd, D. Bouwer, G. Rottman, and O. R. White, "The SOLAR2000 empirical solar irradiance model and forecast tool", J. Atmos. Solar-Terr. Phys., Vol.62, pp.1233-1250, 2000.
- 21 S. Haykin, "Neural networks A comprehensive foundation", Macmillan College Publishing Company, Inc., 1994.
- **22** G. Ma, and T. Maruyama, "Derivation of TEC and estimation of instrumental biases from GEONET in Japan", Ann. Geophys., Vol.21, pp.2083-2093, 2003.
- **23** D. E. Rumelhart, G. E. Hinton, and R. J. Williams, "Learning representations by back-propagating errors", Nature, Vol.323, No.9, pp.533-536, 1986.
- L. -A. McKinnell, and A. W. V. Poole, "Predicting the ionospheric F layer using neural networks", J. Geophys. Res., Vol.109, A08308, doi:10.1029/2004JA010445, 2004.
- 25 E. O. Oyeyemi, A. W. V. Poole, and McKinnell, L. A., "On the global model for *foF*₂ using neural networks", Radio Sci., Vol.40, RS6011, doi:10.1029/2004RS003223, 2005.
- 26 M. Nakamura, T. Maruyama, and Y. Shidama, "Using a neural network to make operational forecasts of ionospheric variations and storms at Kokubunji, Japan", Earth Planets Space, Vol.59, pp.1231-1239, 2007.
- 27 J.-G. Wu, and H. Lundstedt, "Geomagnetic storm predictions from solar wind data with the use of dynamic neural networks", J. Geophys. Res., Vol.102, No.A7, pp.14,255-14,268, 1997.
- 28 L. G. Jacchia, J. W. Slowey, and I. G. Campbell, "An analysis of the solar-activity effects in the upper atmosphere", Planet. Space Sci., Vol.21, pp.1835-1842, 1973.
- 29 G. Paul, H. Volland, and M. Roemer, "A study of the time lag between the 27-day variations of thermospheric density and 10.7 cm solar radiation", Space Res., Vol.14, pp.189-193, 1974.
- 30 N. Jakowski, S. Heise, A. Wehrenpfennig, S. Schlüer, and R. Reimer, "GPS/GLONASS-based TEC measurements as a contributor for space weather forecast", J. Atmos. Solar-Terr. Phys., Vol.64, pp.729-735, 2002.
- 31 E. L. Afraimovich, E. I. Astafyeva, A. V. Oinats, Yu. V. Yasukevich, and I. V. Zhivetiev, "Global electron content: a new conception to track solar activity", Ann. Geophys., Vol.26, pp.335-344, 2008.
- **32** K. Min, J. Park, H. Kim, V. Kim, H. Kil, J. Lee, S. Rentz, H. Lühr, and L. Paxton, "The 27-day modulation of the low-latitude ionosphere during a solar maximum", J. Geophys. Res., Vol.114, A04317, doi:10.1029/2008JA013881, 2009.
- 33 R. F. Donnelly, D. F. Heath, J. L. Lean, and G. J. Rottman, "Differences in the temporal variations of solar UV flux, 10.7-cm solar radio flux, sunspot number, and Ca-K plage data caused by solar rotation and active region evolution", J. Geophys. Res., Vol.88, No.A12, pp.9883-9888, 1983.
- 34 A. E. Hedin, "Correlations between thermospheric density and temperature, solar EUV flux, and 10.7-cm flux variations", J. Geophys. Res., Vol.89, No.A11, pp.9828-9834, 1984.
- **35** T. N. Woods, "Recent advances in observations and modeling of the solar ultraviolet and X-ray spectral irradiance", Adv. Space Res., Vol.42, pp.895-902, 2008.
- **36** J. L. Lean, and A. Skumanich, "Variability of the Lyman alpha flux with solar activity", J. Geophys. Res., Vol.88, No.A7, pp.5751-5759, 1983.
- 37 J. L. Lean, and T. P. Repoff, "A statistical analysis of solar flux variations over time scales of solar rotation: 1978–1982", J. Geophys. Res., Vol.92, No.D5, pp.5555-5563, 1987.



特集 宇宙天気予報特集

- **38** N. Jakowski, B. Fichtelmann, and A. Jungstand, "Solar activity control of ionospheric and thermospheric processes", J. Atmos. Terr. Phys., Vol.53, pp.1125-1130, 1991.
- **39** F. J. Rich, P. J. Sultan, and W. J. Burke, "The 27-day variations of plasma densities and temperatures in the topside ionosphere", J. Geopys. Res., Vol.108, No.A7, 1297, doi:10.1029/2002JA009731, 2003.
- **40** P. C. Crane, L. E. Floyd, J. W. Cook, L. C. Herring, E. H. Avrett, and D. K. Prinz, "The center-tolimb behavior of solar active regions at ultraviolet wavelengths", Astronomy Astrophys., Vol.419, pp.735-746, doi:10.1051/0004-6361:20040012, 2004.
- 41 T. N. Woods, F. G. Eparvier, S. M. Bailey, P. C. Chamberlin, J. Lean, G. J. Rottman, S. C. Solomon, W. K. Tobiska, and D. L. Woodraska, "Solar EUV Experiment (SEE): Mission overview and first results", J. Geophys. Res., Vol.110, A01312, doi:10.1029/2004JA010765, 2005.
- 42 T. Maruyama, and M. Nakamura, "Conditions for intense ionospheric storms expanding to lower midlatitudes", J. Geophys. Res., Vol.112, A05310, doi:10.1029/2006JA012226, 2007.
- 43 T. Maruyama, G. Ma, and M. Nakamura, "Signature of TEC storm on 6 November 2001 derived from dense GPS receiver network and ionosonde chain over Japan", J. Geophys. Res., Vol.109, A10302, doi:10.1029/2004JA010451, 2004.
- 44 T. Maruyama, "Extreme enhancement in total electron content after sunset on 8 November 2004 and its connection with storm enhanced density", Geophys. Res. Lett., Vol.33, L20111, doi:10.1029/2006GL027367, 2006.
- **45** J. Laštovička, "Forcing of the ionosphere by waves from below", J. Atmos. Solar-Terr. Phys., Vol.68, pp.479-497, 2006.
- 46 C. Borries, N. Jakowski, Ch. Jacobi, P. Hoffmann, and A. Pogoreltsev, "Spectral analysis of planetary waves seen in ionospheric total electron content (TEC): First results using GPS differential TEC and stratospheric reanalyses", J. Atmos. Solar-Terr. Phys., Vol.69, pp.2442-2451, 2007.

丸山 隆 上席研究員 博士(工学) 超高層大気物理