Support Vector Machines を用いた極成層圏雲の表面積の推定

池田 奈生 † 芦田 尚美 ‡ 林田 佐智子 ‡

† 奈良女子大学大学院 人間文化研究科

‡奈良女子大学 理学部情報科学科

オゾンホールとして広く知られている化学的オゾン破壊は、冬季北極域の高度約 20 km 付近で 起こる.この化学的オゾン破壊量は、気温が約-78 度以下になると発生する極成層圏雲 (Polar Stratospheric Clouds: PSC)の表面積に大きく依存する.しかし、PSCの観測例は少なく、ま た数値モデルを用いた推定では、気温の変動が PSC 推定に与える影響が大きいため、正確な推定 が難しい.

そこで本研究では、衛星観測データと光化学ボックスモデルを用いて、PSC 表面積を推定する. そして、この推定結果をサポートベクターマシンに適用し、PSC 表面積推定システムを構築する.

Estimation of the surface area density of Polar Stratospheric Clouds by using the Support Vector Machines

NAO IKEDA† NAOMI ASHIDA‡ SACHIKO HAYASHIDA‡

 † Graduate School of Human Culture, Nara Women's University

[‡] Department of Information & Computer Sciences, Nara Women's University

Chemical ozone destruction occurs at around 20 km altitude in the Arctic winter , and the amount of ozone loss depends on the surface area density of Polar Stratospheric Clouds(PSC) which appear at the temperature below -78 $^\circ \rm C$. However, there are not enough observations for PSCs , and it is difficult to estimate PSC surface on numerical simulations because the change of the temperature leads the large error in the estimation.

In this study, we estimate the surface area density of PSC using satellite data and a chemical box model. Then we build a estimation system of the PSC surface area by using the Support Vector Machines.

1 はじめに

冬季極域での大規模な化学的オゾン破壊は、一般に オゾンホール現象として知られている.これは冬季極 域に発生する PSC 上で、オゾンを破壊しない ClONO₂ や HCl といった不活性塩素が、オゾンを破壊する Cl や ClO といった活性塩素に多量に変換され、オゾンと 反応するためである.したがって、PSC はオゾン破壊 に大きな影響を及ぼす.

PSC 上での反応は PSC の粒子表面積に比例する. したがって PSC の表面積は化学的オゾン破壊量を理 解する上で重要なパラメータである.しかしながら冬 季北極では,年ごとに PSC 発生量が大きく異なり,さ らに PSC 表面積の観測事例も少ないため,見積もりが 難しい.

そこで本研究では、PSC に大気中の存在量が大きく 依存する化学種である ClONO₂ の観測値と、ClONO₂ に関連するパラメータから PSC 表面積を推定するシ ステムの構築を目的とする。そこで、このシステム構 築の第1歩として、光化学ボックスモデルを用いて ClONO₂ 観測値を再現し,この結果をサポートベク ターマシン (Support Vector Machines : SVM) に適 応させる. SVM は Vaptik ら [7, 6] によって提案され た 2 クラス分類器で,少ない学習データで特徴の次元 を増やすことが可能であり,本研究で行うようなシス テムの構築に適している.以上のように構築されたシ ステムについての評価・検討をおこなう.

2 学習データセット作成

ここでは SVM に適応させるデータ作成について説 明する.

2.1 ClONO₂ 観測データ

1996年に打ち上げられた日本の衛星「みどり」に搭 載された改良型大気周縁赤外分光計 (Improved Limb Atmospheric Spectrometer : ILAS) は,世界で初め て冬季北極域での ClONO₂ の長期間連続観測を行っ た [4]. 大気中の ClONO₂ 量は PSC の発生に大きく 依存するため, ClONO₂ 量の推定から PSC 表面積推 定が可能となる.

本研究では ILAS の最新の Version 7 のデータを使



図1 ILAS が観測した温位 475K, 極渦内で の1997 年 1 - 3 月の ClONO₂ の観測値. 縦軸は ClONO₂[ppbv], 横軸は 1997 年 1 月 1 日を 1 とした日数をそれぞれ表す

用する. このデータでは、これまで導出が困難であっ た PSC 発生時のデータも扱うことができる [5]. こ の観測データの中から北極域の1月から3月,オゾ ン破壊量が最も多い温位 475K(高度約 20km) の極渦 内のデータを使用する、温位とは、ある気圧、気温状 態での空気を断熱的に地表面気圧まで持ってきたとき の温度のことである。一般に温位は位置・高度をかえ ても保存されるため、空気は同じ温位面上を移動する と考えてよい. 使用する CIONO2 観測値を図1に示 す. ClONO₂ は季節の進行とともに増加傾向を示す が、PSC上での不均一反応が起こると減少する。図1 では 20 日付近と 40-60 日付近で不均一反応がおこっ ている。また、ClONO2 はばらついた値をとるが、こ れは観測値ごとに, 観測される以前に経験した不均一 反応の規模が異なるためである。本研究ではこの観測 値を使用する.

次に ClONO₂ 観測値を再現するために使用する 2 つのモデルについて説明する。まず1点目は流跡線 計算モデルである.これは観測された空気塊が移動 した位置を計算するモデルである。ILAS は大気中の 空気塊を観測しており、この空気塊は、空気塊ごとに 異なる軌跡により輸送されたものである。したがっ て空気塊がこれまでに経験した光化学反応を再現す るためには、観測値ごとに空気塊が移動してきた場 所を推定し、その位置で光化学ボックスモデルを計 算させなければならない。そこで本研究では空気塊 の輸送経路を推定する流跡線計算を行うために、宇宙 航空研究開発機構/地球観測研究センターが開発した 流跡線計算モデル, EORC-TAM(Earth Observation Research Center Trajecroty Analysis Model)[3] を使 用する、このモデルでは入力に初期地点の緯度,経度, 高度を与えると、指定時間までの緯度,経度、高度、気 温を1時間ごとに出力する. ここで使用されている気 象場のデータは European Centre for Medium-Range Weather Forecasts(ECMWF)の全球客観解析データ である.また本研究で行う計算方法は 475K 温位面に そって観測日時から7日前までさかのぼる後方流跡線 計算である.

次に、光化学ボックスモデルについて説明する.光

化学ボックスモデルは大気中の化学種の濃度の時間変 化を計算するモデルである.本研究で使用するモデル は入力に各化学種の初期値,緯度,経度,高度の時間変 化を与え,指定時間後の各化学種の濃度を出力するも のである.本研究では Kagawa and Hayashida[2] に おいて使用されたモデルを基礎として構築する.この モデルは成層圏の化学反応を表現できるように 59 種 類の化学種,101種の気相反応,48種の光解離反応,7 種の不均一反応を含む.

次にデータセットの作成方法について説明する. データセットは以下の手順で作成する.

- EORC-TAM を用いて、すべての ILAS 観測地 点より温位 475K で、観測日時から観測 7 日前 までの流跡線を計算する
- 2. 観測の7日前から観測日まで,EORC-TAMの 出力位置情報にそって光化学ボックスモデル 計算を行う.このとき気温バイアスを考慮して EORC-TAMで出力された気温履歴と,この気 温履歴プラスマイナス5℃の間を1℃刻みで計 11通り計算する.1997年の1月1日から3月 31日まで,極渦内では計311点の観測結果が存 在する.したがって,311(観測地点数)×11(気 温履歴)の計3421本のモデル計算を行う
- 3. 観測イベントごとに, ClONO₂ 観測値ともっと も近いモデル計算結果を選択する.
- 4. 選択したモデル計算結果から、ClONO₂ に関連 する以下の7つのパラメータを用いてデータ セットを作成する.
 - 選択したパラメータは
 - (a) ClONO₂ 観測値
 - (b) 7 日間の PSC 表面積の合計
 - (c) 1997 年1月1日を1とする日数
 - (d) 7 日間の日照時間の合計
 - (e) 7 日間の ClO 量の合計
 - (f) 7 日間の NO₂ 量の合計
 - (g) ECMWF の気温のバイアス

の7つである.

3 PSC 表面積推定システムの構築と検証

3.1 サポートベクターマシン

本研究で行う PSC 表面積の推定は有限区間を分割し た、多クラス分類問題に帰着することができる.そこ で多クラス分類法として、SVM を用いる.SVM は多 次元の特徴ベクトルを、2つのクラスに識別する2値ク ラスの線形識別器である.識別器は f(x) = w・x + b で表され、f(x) の値によってクラスに分類する.ここ で w は重みベクトル、x は入力ベクトル、b はバイア スである.f(x) = 0 を満たす面を超平面と呼ぶ.これ を複数組み合わせることにより、多クラス分類問題へ の応用が可能である.また、SVM の特徴としてマージ ン最大化があげられる.マージンとは超平面と特徴ベ クトル間の最小距離である.このマージンを最大化す



図 2 7 日間の PSC 表面積積分値. 横軸が 1997 年 1 月 1 日を 1 とした日数, 縦軸が PSC 表面積の積分値をそれぞれ表す

ることによって学習データの識別精度を高めている. これにより、学習データが少なくても特徴ベクトルの 次元を増加させることが可能である.さらに、非線形 問題への対応はカーネル関数を用いて実現されてい る.本稿では、LIVSVM[1]を用いて SVM の実装を行 う.LIVSVM は台湾国立大学の Lin らによって作成 された SVM のライブラリで、シンプルで使いやすい ツールとして提供されている.カーネル関数は、クラ スと属性の関係が非線形でも対応可能な Radial Basis Function(RBF)を使用する.

3.2 PSC 表面積データ

本研究でクラス分類するパラメータは PSC 表面積 である.図2に,作成したデータセットの PSC 表面 積の値を示す.この図は,観測された空気塊が過去7 日間にどれだけの PSC 表面積を経験したかを示して いる.図2より大部分のデータが0.1以下であること がわかる.ここで,0.1以上の値はオゾン破壊に大きく 影響を及ぼす PSC であることを示している.また0.1 以下のデータは PSC ではない,バックグラウンドに存 在する粒子の表面積か,あるいはオゾン破壊に少しだ け影響を及ぼした PSC である.観測値の合計 311 点 のうち,PSC の表面積が0.1以上は19点,0.1 未満の 点は 292 点であった.

3.3 PSC 表面積システムの構築

PSC 表面積データの分布は 3.2 節で示したように表 面積の値が 0.1 を境に明らかに特徴が異なるため, 階 層的なシステムの構築を試みた.図3にこのシステム の概略図を示す.

まず PSC 表面積が 0.1 以上のクラスと 0.1 未満の クラスに分類する SVM を作成した. この SVM を 「SVM1」とする.次に PSC 表面積が 0.1 以上のクラ スに分類されたデータをさらに分類する SVM を作成 した.この SVM を「SVM2」とする.ここでのクラ ス数はデータが少量であることから,クラス分類が可 能かどうかを検討するために 2 クラス (クラス 6,7) で の分類を試みた.一方,PSC 表面積が 0.1 以下のデー タは 300 点近く存在する.PSC 表面積の有効桁数の 関係より,データが存在する範囲を等間隔で 5 クラス (クラス 1-5) に分類することを試みた.この SVM を



図3 階層的 SVM の概略図

「SVM3」とする.表1にSVM2とSVM3の,クラス 分類時のPSC表面積の範囲を示す.

次に,これらの SVM を作成するにあたり次の条件 で実験を行った.

- 311 個の全データのうち、トレーニングデータ とテストデータの個数を 200:111(実験 1) 又は 160:151(実験 2) にわけて実験を行った。
- 2. 各実験では、異なった分け方で10種類のトレー ニングデータ集合・テストデータ集合のペアを 作成し、10回の実験を行った。

表2に実験1の結果を示す.この結果より,全体を 2クラスに分類するSVM1では10回の実験の平均値 が98.47%と高い正答率での判定が可能であった.次 に,PSC表面積が0.1以上の部分を2クラスに分類す るSVM2では10回の実験の平均正答率が50.67%と なり,識別が難しいことがわかった.一方,PSC表面 積0.1以下を5クラスに分類するSVM3では,10回 の実験の平均正答率が80.48%となった.したがって SVM1とSVM3を用いた階層的なPSC表面積推定シ ステムは、構築が可能であることがわかった.

実験2の結果を表3に示す.結果よりSVM1では98.08%という高い正答率を示したが,SVM2とSVM3では正答率が80%に満たず,トレーニングデータが160個ではシステム構築は難しいことがわかった.今回の実験を通して,1回の学習をするのに要した時間は,AMP Athlon Sempron 1.833GHz,メモリ

表1 クラスごとの PSC 表面積の範囲

class name	PSC Surface Area(SA) $[\mu^2/cm^3]$
class 1	$SA \le 0.065$
class 2	$0.065 \leq SA < 0.071$
class 3	$0.071 \le SA < 0.077$
class 4	$0.077 \le SA < 0.083$
class 5	$0.083 \le SA < 0.10$
class 6	$0.10 \le SA < 0.40$
class 7	$0.40 \le SA$

256MB の Windows 2000 上で数分程度であった.

4 まとめ

本論文では ILAS が観測した CIONO₂ データと光 化学ボックスモデルの結果からデータセットを作成し, これを SVM に適応することによって PSC 表面積推 定システムの構築を試みた.システム構築にあたり, PSC 表面積に明らかに異なる 2 つの特徴が見られたた め, 2 層構造システムの構築を行った.

その結果, PSC 表面積データ分布の明らかな2つ の特徴については, 高い識別精度で識別することが可 能であった. このことは, オゾン破壊に大きな影響を 及ぼす PSC を高い精度で判別できたことを示してお り,大気化学の分野への貢献が可能である. また下層 の SVM においてもデータ数が十分に確保できる場合 は識別可能であった. しかしながら、データ数が少な い部分では識別が困難であった。従って、本研究で提 案した PSC 表面積推定システムは、十分なデータ数が 確保できる場合には構築が可能であることがわかった。

今後の課題として、まずデータセットの確度を高め るため、光化学ボックスモデルの初期値の考慮や観測 値の誤差の評価の必要性があげられる.また、実用的 なシステム構築のため、SVM に与えるパラメータに ついては、観測値が存在するものを選択するなどの検 討が必要である.

謝辞

流跡線ツールを提供してくださった宇宙航空研究開 発機構/地球観測研究センターの皆様, ILAS のデー タを提供してくださった ILAS サイエンスチームの皆 様,特に Version 7 データの提供に対し,国立環境研 究所, ILAS チームの皆様に感謝いたします. TUV は NCAR/ACD で提供いただきました.

衣2 夫駅1の正台半の半均とフ	2 美	実験ⅠのⅠ	上谷平の-	半均と	分散
-----------------	-----	-------	-------	-----	----

SVM	mean [%]	deviation $[\%]$
SVM1	98.47	0.82
SVM2	50.67	185.45
SVM3	80.48	2.77

表3 実験2の正答率の平均と分散

SVM	mean $[\%]$	deviation $[\%]$
SVM1	98.08	1.09
SVM2	53.33	242.42
SVM3	77.96	11.31

参考文献

- Chang, C.-C. and Lin, C.-J.: LIB-SVM: a library for support vector machines (2001). Software available at http://www.csie.ntu.edu.tw/ cjlin/libsvm.
- [2] Kagawa, A. and Hayashida, S.: Analysis of ozone loss in the Arctic stratosphere during the late winter and spring of 1997 using the Chemical Species Mapping on Trajectories (CSMT) technique, J. Geophys. Res., Vol. 108, No. D22, p. 4698 (2003).
- [3] Matsuzono, T., Sano, T. and Ogawa, T.: Development of the Trajectory Analysis Model(EORC-TAM), EORC Technical report (1998).
- [4] Nakajima, H., Sugita, T., Irie, H., Saitoh, N., Kanzawa, H., Oelhaf, G., Wetzel, G., Toon, G. C., Sen, B., Blavier, J.-F., Traub, W. A., Jucks, K., Johnson, D. G., Yokota, T. and Sasano, Y.: Measurements of *ClONO*₂ by the Improved Limb Atmospheric Spectrometer (ILAS) in high-latitude stratosphere: New products using version 6.1 data processing algorithm, *J.Geophys.Res.*, Vol. 111, No. D11S09 (2006).
- [5] Oshchepkov, S., Sasano, Y., Yokota, T., Nakajima, H., Uemura, N., Saitoh, N., Sugita, T. and Matsuda, H.: ILAS data processing for stratospheric gas and aerosol retrievals with aerosol physical modeling: Methodology and validation of gas retrievals, *J.Geophys.Res.*, Vol. 111, No. D02307 (2006).
- [6] Vaptik, V.: The Nature of Statistical Learning Theory, Springer-Verlag (1995).
- [7] Vaptik, V. and Lerner, A.: Pettern recognition using generalized portrait method (1963).