オキシダント濃度予報システム開発の基礎的研究(1) ーGPVを用いた短期濃度予測手法ー

吉村	慶一(大阪大学)	近藤	明	(大阪大学)
岡崎	隆治(大阪大学)	山口	克人	(大阪大学)

1 はじめに

短期的なオキシダント濃度予報システムを確立するためには、流れ 場の精度良い予測、大気汚染物排出量の正確な評価、及び予測計算開 始時の気象及び大気汚染濃度の適切な初期値設定を行うことが必要と なる。本報告では、これらのなかで気象庁から配信される GPV(Grid Point Value) データを用いた流れ場予測の精度評価を行った。 2 GPV データ

GPV データとは気象庁が領域モデル(RSM)を用いて9時及び21 時の気象条件を初期値として算出したものである。GPVはRSM地上 データ及びRSM上層データに2分されており、地上データは1時間毎 の風ベクトル(u成分、v成分)、気温、相対湿度、1時間降水量、数値予 報雲量、気圧で構成されており、上層データは950,925,850,700,500hPa 面の各面について3時間毎のジオポテンシャル高度、風ベクトル(u成 分、v成分)、気温、相対湿度、鉛直速度で構成されている。Fig.1に GPVデータが算出されている格子点を示す。また、Fig.2に上層データ の各面の高度とモデルにおけるメッシュとの対応を示す。ここで GPV 地上データの気圧は海面更正気圧(hPa)であるので以下の式を用いて 地表面高度での気圧に変更した。

$$h = \frac{R}{G} T_m \ln(\frac{p_1}{p_2})$$
(1)

h:高度差、p₁:下の高度の気圧、p₂:上の高度の気圧、T_m:平均温 度 (K)、R:乾燥空気の気体常数 (287.05m²・K^{Ä1}・s^{Ä2})、G:重力の 加速度 (9.80665m・s^{Ä2})、In:自然対数

ただし、気温減率を 100m について 0.5 として海面高さの気温を求め平均気温を算出した。



Fig.1 GPV points

700hPa 🗕 3371m

500hPa —

Z*(m)

— 5000 m

-4185m

-2677m

-2064m

pressure and altitude

3 流れ場シミュレーションのモデル及び計算条件

計算領域は東経 134 度 15 分~136 度 30 分、北緯 33 度 48 分~35 度 36 分で囲まれた東西 180km、 南北 180km の領域であり (Fig.3 参照)、45 メッシュ×45 メッシュに分割して計算を行っている。 鉛直方向は計算領域の上面の高さを 5000m とし、地表面付近でメッシュ間隔が細かくなる 15 層 の不均等メッシュを用いた (Fig.2 参照)。初期条件は風速については GPV を空間内挿した値を用 い、温位については海面高さでの地表面温位を 298K、温位勾配を 0.005K/m とし、湿度について は 2000m 以下を 50 %、2000m 以上を 20 %とした。境界条件は風速については 3 時間毎の GPV を時間内挿した値を用い、温位、比湿については勾配が 0 となるように設定した。計算には 1998 年 8 月のG P V データを利用し、各日の 9:00 から翌日の 8:00 まで計算を行った。このうち、流 れ場の評価は比較的天候が良かった 1998 年 8 月 4 日について行うことにする。流れ場予測モデル に用いた式は、Kondo¹⁾と同様である。

4 流れ場の精度評価

4.1 観測値と計算値の比較

豊岡市役所、加古川市役所、洲本市役所、国設 大阪、島本町役場、南海団地の6カ所の観測地に おいて、それぞれの観測値と各観測点を含むメッ シュにおける計算値、およびGPV内挿データの 比較を行った。Fig.3に観測点の位置を示す。Fig.4 に 1998 年 8 月 4 日の観測値、計算値、GPV内 挿値の風速 u 成分、v 成分の図を、また Fig.5 に 風ベクトルを示す。ただし、観測値および計算値 は 1 時間おき、GPV 内挿データは 3 時間おきで ある。また、計算値、GPV 内挿値は下から 3 層 目のメッシュ(z^E = 20m)の値である。Fig.4 か ら、ほとんどの地点でGPVの内挿データよりは 計算値の方が観測値と比較的一致しているが、観 測値の変動が非常に大きいため、流れ場予測モデ ルで観測値を再現できたとは言い難い。







Fig.4 Diurnal variation of u-component velosity in the upside and v-component velosity in the downside at Aug.4.1998

'cal','obs', and 'gpv' denote calculated value, observed value, and GPV, respectively.





4.2 流れ場の評価手法

次に、流れ場全体の計算値がどの程度観測値と合致しているかを表す方法として、MVD・MAD²⁾ と一致性インデックス d³⁾の 2 種類を用いた。

4.2.1 MVD · MAD

MVD (mean velocity diãerence)とは、観測値と計算値の風速の大きさの差の平均を表す値で あり、MAD (mean angle diãerence)とは、観測値と計算値の風ベクトルの角度の差の平均を表 す値である。MVD、MAD 両方の値を求めることによって流れ場の計算の妥当性が評価できる。

MVD、MADの求め方は次式の通りである。ただし、MADを求める際には観測値、計算値の いずれかの風速が 1.0[m/s] 以下の場合については除くことにする。

$$MVD = \frac{P_{n}}{i=1} jjV_{cal}j\ddot{A}jV_{obs}jj}{n}$$
(2)

$$MAD = \frac{P_{i=1}^{n} \operatorname{Arccos}(\frac{(V_{cal}; V_{obs})}{|V_{cal}| | | V_{obs}|})}{n}$$
(3)

ここで、n はデータ数、 V_{cal} は計算値の風ベクトル、 V_{obs} は観測値の風ベクトル、(V_{cal} ; V_{obs}) は V_{cal} と V_{obs} の内積である。

4.2.2 一致性インデックス d

一致性インデックスdはベクトルの大きさの差、角度の差という2つの要素の双方を考慮して 1つの数値として表したものである。dが1に近いほど計算値と観測値が近いことを表し、値が小 さくなるほど計算値と観測値が一致していないことを表している。

一致性インデックスdの求め方は次式の通りである。

$$d = 1 \ddot{A} \frac{P_{i=1}^{n} j V_{cal} \ddot{A} V_{obs} j^{2}}{\prod_{i=1}^{n} (j V_{cal}^{0} j + j V_{obs}^{0} j)^{2}}$$
(4)

ここで、 $V_{cal}^{0} = V_{cal} \ddot{A} \overline{V_{obs}}; V_{obs}^{0} = V_{obs} \ddot{A} \overline{V_{obs}}$ で、 $\overline{V_{obs}}$ は観測値の平均の値である。

4.3 流れ場全体の評価

計算値および GPV 内挿値の両方について MVD、MAD、一致性インデックス d の計算を行い、 初期条件および境界条件に用いている GPV 内挿値から計算値がどの程度改善されているかを検 討した。Fig.6 に計算値と GPV 内挿値についての 8 月 4 日の MVD、MAD、一致性インデックス d の経時変化を示す。Fig.6 から、流れ場全体に約 1[m/s] の差があることがわかる。しかし、GPV 内挿値と比較すると、計算値の方が観測値に一致している。MAD は夜間に約 100 度の高い値を示 しているが、昼間は約 20 度の低い値を示しており、観測値と良く合致しているといえる。MAD に関しても、計算値の方が GPV 内挿値よりも一致していることを表している。MVD、MAD の 結果からも明らかではあるが、一致性インデックス d についても計算値が GPV 内挿値よりも観 測値に近いことを表している。



Fig.6 MVD, MAD and index of agreement of calculated value and GPV(Aug.4)

次に、流れ場の計算を行った 20 日全ての日 についての MVD、MAD、一致性インデック ス d の平均値を求めた。これを Table1 に示す。 Table1 では、計算値と GPV 内挿値を比較し て MVD・MAD に関しては値が小さい方に、 一致性インデックス d に関しては値の大きい 方にそれぞれ網掛けをしている。Table1 から、 MVD、MAD、一致性インデックス d のいずれ で比較しても GPV 内挿値より計算値が多くの 日で観測値に近い値をとることを示している。 ただし、GPV 内挿値と計算値の MVD、MAD 及び一致性インデックス d の値の差は小さい。 これは、境界値を GPV データによって与えて いるため、数値計算による改善には限界がある ことを示している。

Table1	The	average	of	MVD,MAD	and	index
		of a	are	eement		

	calculated value			GPV		
day	MVD	MAD	index	MVD	MAD	index
1	1.7	26.5	0.57	1.3	35.9	0.62
4	1.1	57.3	0.54	1.4	86.4	0.48
5	0.9	68.3	0.52	1.1	88.8	0.47
6	1.0	61.2	0.50	1.3	72.8	0.46
7	0.9	43.6	0.52	0.9	53.4	0.45
8	1.1	65.1	0.49	1.2	73.4	0.47
9	0.9	61.8	0.53	0.8	43.8	0.49
11	1.1	31.9	0.54	1.3	52.2	0.49
13	1.1	35.6	0.51	1.2	48.2	0.46
14	1.0	38.1	0.53	1.0	69.3	0.46
15	1.0	36.1	0.58	1.4	68.4	0.51
16	1.1	27.5	0.52	1.4	38.6	0.48
17	1.0	41.5	0.53	1.1	53.3	0.45
18	1.2	36.4	0.51	1.5	59.6	0.51
19	1.3	30.2	0.51	1.1	35.2	0.53
20	1.2	43.9	0.52	0.9	62.8	0.47
21	1.3	67.6	0.50	1.1	41.7	0.50
22	1.2	53.3	0.52	1.0	51.4	0.50
23	1.5	36.4	0.56	1.4	46.5	0.55
24	1.5	35.3	0.56	1.6	41.4	0.58
average	1.2	44.9	0.53	1.2	56.2	0.50

5 まとめ

GPV 内挿値を初期条件及び境界条件としてシミュレーションを行った。計算値と GPV 内挿値 とを比較すると GPV 内挿値の方が観測値に近い値を示す日もわずかにあるが、全般的に計算値 の方が観測値に近い値を示した。このことから、数値予測モデルを用いることで GPV データを そのまま用いるよりも精度のよい流れ場を得られることが明らかとなった。

[参考文献]

1)A.Kondo,K.Yamaguchi and H.K.AHN,"Simulation of Climatic Eæcts by Construction of Reclaimed Island in Pusan,Korea",Atmos.Environ.,30,2437-2448 (1996)

2) 呉銀珠、山口克人、近藤明:局地風の数値予測モデルへの境界適合曲線座標系の適用とその有効性の検討、大気環 境学会誌第 34 巻第 3 号 (1999)

3) 鵜野伊津志、大原利眞、若松伸司、松井一郎:近畿地域の局地循環シミュレーションと評価、天気、43 号、303-317(1996)