気象衛星センター 技術報告 第45号 2004年12月

高密度衛星風プロダクトの開発 Development the High-density Atmospheric Motion Vector Product

大河原 望*、今井 崇人*、隈部 良司* OHKAWARA Nozomu, IMAI Takahito, KUMABE Ryoji

Abstract

Meteorological Satellite Center (MSC) has developed a high-density Atmospheric Motion Vector(AMV) product to suffice the recommendation by the Co-ordination Group of Meteorological Satellite (CGMS), that is the standardization of AMV in terms of retrieval method, quality information and the format of dissemination. MSC started the operation of the product at 12 UTC 22 May 2003. The most significant change of the derivation process from the previous one is the introduction of automatic objective quality control. The Quality Indicator(QI) method developed at EUropean organization for the exploitation of METeorological SATellite(EUMETSAT) and the Recursive Filter Function(RFF) method developed at University of Wisconsin - Co-operative Institute for Meteorological Satellite Studies(UW-CIMSS) are used for the quality control process. In addition, the interval among the candidate grid points in the target selection process was made smaller as half as before to yield the finer spatial resolution AMVs. The high-density AMVs with the quality information of QI and RFF are coded into the World Meteorological Organization(WMO) code form FM 94 BUFR(Binary Universal Form for the Representation of meteorological data) and disseminated to users within 1 hour from the observation.

The results of comparison between high-density AMVs and radiosonde winds show the accuracy of the high density AMVs is almost the same levels as that of previous MSC's AMV which human operators had the quality checked. The ranges of Root Mean Square error of Vector Difference(RMSVD) are 8 to 10 m/s for infra-red vectors, 3 to 5 m/s for visible vectors and 8 to 9 m/s for water vapor vectors.

Further development on some parts of AMV algorithm is underway such as height assignment and pattern matching which should lead to the improvement of the accuracy.

要 旨

気象衛星センター (MSC)では、衛星風の算出手法、品質情報、配信フォーマットに関する標準化とい う気象衛星調整会議(CGMS)からの提言に応えるため、高密度衛星風プロダクトを開発した。MSCは、 2003年5月22日12UTCから同プロダクトを定常的に算出している。従来のプロダクトからの最も大き な変更点は、客観的な自動品質管理の導入である。品質管理処理の手法には、欧州気象衛星開発機構 (EUMETSAT)で開発された品質指標(QI)法とウィスコンシン大学・気象衛星研究機関(UW-CIMSS)で開 発された再帰フィルター関数(RFF)法が採用されている。さらに、空間的に高密度な衛星風を算出する ため、ターゲット選択処理における候補点間隔が、従来の半分の大きさになった。高密度衛星風は、QI とRFFの品質指標と共に世界気象機関(WMO)のFM 94 BUFRフォーマット(気象データ表記のための一

^{*}気象衛星センターデータ処理部システム管理課 2004年8月27日受領、2004年11月18日受理

般的バイナリ形式)にコーディングされ、観測後1時間以内にユーザに配信される。

ゾンデデータとの比較から、高密度衛星風データの精度は、オペレータが品質管理をしていた従来 の衛星風とほぼ同様であることが示された。平均二乗ベクトル誤差は、赤外風で8~10m/s、可視風で3 ~5m/s、水蒸気風で8~9m/s前後である。

精度向上のための、高度指定やパターンマッチングの高密度衛星風算出アルゴリズム改良について、 現在調査中である。

1. はじめに

気象衛星センターでは、静止気象衛星が一定の時 間間隔で観測した画像を用いて、雲や水蒸気分布の動 きを追跡することにより、上層・下層雲移動風(1978 年4月~)(浜田,1979)と水蒸気移動風(1995年6月~) (内田・高田,1996)の算出を行っている。これらの衛星風 ベクトルデータは、衛星が観測する全ての領域におい て、空間的に均質なデータを提供することが出来るの で、高層観測の疎らな地域においてもデータが算出さ れ、数値予報モデルの初期値として重要なデータとなっ ている。近年、数値予報モデルの高度化が進み、より高 品質な衛星風データの即時的な提供が求められている。 この数値予報ユーザからの要望を受けて、気象衛星の 運用機関で構成されるCGMSでは、①衛星風プロダク トの算出方法や付加される品質情報の標準化、②提供 フォーマットにおける更なる標準化を提唱している。 この提言に応えるべく、気象衛星センターでは、2003 年5月22日12UTCより、高密度衛星風プロダクトの作成・ 配信を開始した。

高密度衛星風プロダクトの特徴は、次のとおりである。

(1) 空間的に高密度な衛星風を算出する。

- (2) 国際的に標準となっている客観的な品質管理(QI 法と RFF 法)を行い、個々の衛星風データに品質 情報を付加する。
- (3) 品質情報が付加された衛星風データは、国際的に 標準となっている BUFR フォーマットで配信す る。
- (4) 配信時間は、観測時刻から1時間以内とする。

本稿では、高密度衛星風プロダクトについて、その処 理内容、データの初期評価、今後の開発課題を述べる。

2. 処理内容

2.1 処理の概要

基本的に衛星風算出処理は、①ターゲット選択処理、 ②風算出処理、③品質管理処理からなる。従来の各処理 の内容については、浜田(1979)、大島(1989)、内田・高田 (1996)に詳しい。

空間的に高密度な衛星風を算出すると、計算機によ る処理量が増大する。一方、数値予報ユーザからは即 時的な提供を要望されており、観測後1時間以内にデー タ配信する必要があった。このため、新たに専用の高 速ワークステーション(WS)を整備し、これに対応した。 表1に、高密度衛星風算出用WSの性能諸元を示す。こ の高速WSの能力をフルに活用するため、衛星の撮像範 囲を4つの象限に分割する並列処理を導入している。こ れらにより、従来に比べてデータ数で7倍程度の高密 度化と、1時間以内のデータ配信を可能にした。

表1 高密度衛星風算出用WSの性能諸元

項目	性能諸元
CPU	クロック周波数: 600MHz
	一次キャッシュ:256KB
	二次キャッシュ:8MB
CPU演算処理能力	1712 SPECfp2000
プロセッサ数	4
主記憶容量	4GB (512MB×8)

図1に、気象衛星センターにおける高密度衛星風算出 処理と、従来までの衛星風算出処理のフローチャート を示す。

上層雲移動風算出について、従来の処理では、自動法 による算出に加えて、オペレータがマニュアル法によ る風データの追加算出を行っていた。高密度衛星風算 出処理では、オペレータによる差をなくし、より均質な データを算出するため、自動法による算出のみとなっ た。

上・下層雲移動風の品質管理処理では、従来は、数値 予報モデルデータを利用した自動品質管理に加えて、 オペレータによるマニュアル品質管理を行っていた。 高密度衛星風算出処理では、品質管理処理が全面的に 見直され、全ての種類の風データについて、同一の品質 管理がなされる。 高密度衛星風データの配信には、国際的に推奨され ているBUFRフォーマットを使用したバイナリ電文を 採用した。BUFR報では、衛星風データに加えて、品質 指標のQIとRFFを付加して配信する。従来のSATOB報 は、一部ユーザの要望により継続している。

また、その他の算出処理内容についても、今回の衛 星風の高密度化に伴い、若干変更された。以下に、今回 の衛星風算出処理の高密度化に際する変更点を中心に、 各処理の内容を簡単に記す。



図1 高密度衛星風算出処理(上)と従来の衛星風算出処理(下)のフローチャート

2.1.1 ターゲット選択処理

ターゲットには、従来の衛星風算出処理と同様に、上 層雲移動風用には巻雲、下層雲移動風用には積雲を赤 外画像データのヒストグラム解析により選択する。水 蒸気移動風用には、水蒸気画像における風の流れを代 表する水蒸気分布を選択する。

ターゲット選択の候補点については、従来は算出領

域(50N-50S、90E-170W)におけるターゲット選択候補点 の格子間隔を、緯経度1度間隔(最大10000点)としてい た。さらに、計算機の処理能力と配信時間の制限から、 このターゲット選択候補点全てを処理するのではなく、 上限を設けていた(上層:3000点、下層:3000点、水蒸気: 6000点)。今回の衛星風算出処理の変更に伴い、計算機資 源として、新たに専用の高速ワークステーションが導 入され、計算機の処理能力が飛躍的に上がった。このた め、より多くのターゲット選択候補点を処理すること が可能となり、格子間隔は緯経度0.5度間隔(最大40000 点)とし、従来の上限も廃止した。このことにより、空 間的に高密度な衛星風が算出されるようになった。衛 星風の高密度化に伴い、従来まで行われていた04UTC 帯の台風周辺詳細風プロダクトは高密度衛星風プロダ クトに吸収され、廃止となった。

2.1.2 風算出処理

風算出処理は、従来どおり、(1)追跡処理、(2)風向・ 風速の計算処理、(3)高度指定処理の3処理から成る。従 来は、ターゲット選択処理と同様に、計算機資源の問題 から、算出される衛星風データ数にも制限があった(上 層:800点、下層:500点、水蒸気:3000点)。高密度衛星 風算出処理では、算出される衛星風データ数に制限は ない。

(1) 追跡(マッチング)処理

上層雲移動風にもマニュアル法による衛星風の算 出がなくなったことで、全ての衛星風は自動雲指定法 (Automatic Selection法: AS法)となった。AS法で選択さ れたターゲットは、従来と同様に、相互相関法による パターンマッチングにより移動量が決定される。また、 2.1.3(1)で述べるように、品質管理処理の内容が変更さ れ、風算出処理には必ず3枚の画像が必要となった。こ のため、マッチング方式には、2段1段マッチングが採 用される。

(2) 風向・風速の計算処理

風向・風速の計算処理に変更点はない。ターゲットの 位置と追跡処理により決定された一定時間経過後の画 像における位置は、地球上の緯度・経度に変換され、風 向・風速が算出される。

- (3) 高度指定処理
- ① 下層雲移動風

積雲を追跡して得られる下層雲移動風の高度には、

従来は850hPaの固定値が採用されていた。高密度衛星 風算出処理では、Tokuno(1998)の手法による可変値を 指定するよう変更された。この手法では、赤外チャンネ ルのヒストグラムと鉛直温度分布データから下層雲の 雲底高度を算出し、これを下層移動風の高度とする。た だし、雲底高度が850hPaより高く算出された時は、これ までどおり850hPaとする。

② 上層雲移動風

巻雲を追跡して得られる上層雲移動風の高度の指定 手法には変更はなく、赤外と水蒸気チャンネルのデー タから雲頂高度を決定し、この高度が上層雲移動風の 高度として採用される。

③ 水蒸気移動風

水蒸気分布を追跡して得られる水蒸気移動風の内、 雲域を追跡して得られる(高高度の)水蒸気移動風の高 度の指定手法には変更はなく、高度指定方法としては 赤外画像を用いた雲頂温度による高度指定を用いてい る(補正ヒストグラムによる最低温度法)。このため晴天 域、あるいは水蒸気画像では見えないほどの低高度の 雲域では指定される高度が通常考えられないほどの低 い高度になる。高密度衛星風処理では、400hPa以下の 高度に指定された水蒸気移動風については、追跡領域 内の水蒸気画像の平均輝度温度に基づいて指定し直す 処理を加えた。

2.1.3 品質管理処理

高密度衛星風算出処理では、品質管理処理が大きく 見直された。従来は、水蒸気風に関しては、計算機によ る自動品質管理のみが行われ、上・下層風ベクトルに関 しては、これに加えて画像処理装置上でオペレータに よるマニュアル品質管理が行われていた。これに対し、 高密度衛星風算出処理では、全ての衛星風に対して、同 様な品質管理が計算機で自動処理にて行われる。これ により、オペレータの主観的な判断が風ベクトルデー タの品質に影響を及ぼすことが無くなり、客観的な品 質管理が可能となった。 高密度衛星風の自動品質管理処理には、2種類の独立 した手法が世界の主要な衛星風算出機関で主流となっ ている(Holmlund K. et al,2004)。EUMETSATで開発され たQI法と、UW-CIMSSで開発されたRFF法である。高密 度化に際して、気象衛星センターでも、これらの手法を 採用した。

(1) QI (the Quality Indicator) 法

QI法は、EUMETSATで開発された品質管理の手法で ある。この手法は、欧米の主要な衛星風算出機関で標準 的に採用されており、現在の衛星風プロダクトで主流 となっている。

この手法では、5つの独立した検査と補助的な補正から構成され、これらの結果を組み合わせて最終的な品質指標が算出される(Holmlund K.,1998)。

① 風向一様性検査(the Direction Consistency test)

この検査は、衛星画像から算出された1番目(1枚目と2 枚目の画像から算出された衛星風)と2番目(2枚目と3枚 目の画像から算出された衛星風)のデータについて、そ の風向の一様性を調べるものである。

QI_{Dir} = 1 - [tanh [Difference / (A×exp(-Speed/B) + C)]]^D Difference:1番目と2番目の衛星風データの風向差 Speed:1番目と2番目の衛星風データの平均風速 A, B, C, D: 定数

② 風速一様性検査(the Speed Consistency test) この検査は、衛星画像から算出された1番目と2番目 の衛星風データについて、その風速の一様性を調べる ものである。

QI_{Spd}=1-[tanh [Difference / (MAX(A×Speed, B)+C)]]^p Difference:1番目と2番目の衛星風データの風速差 Speed:1番目と2番目の衛星風データの平均風速 A, B, C, D:定数

③ ベクトルー様性検査(the Vector Consistency test)
この検査は、衛星画像から算出された1番目と2番目
の衛星風データについて、そのベクトルの一様性を調

べるものである。

- QI_{Vect}=1-[tanh[Difference/(MAX(A×Speed,B)+C)]]^p Difference:1番目と2番目の衛星風データのベクトル差 Speed:1番目と2番目の衛星風データの平均風速 A, B, C, D: 定数
- ④ 予報値一致度検査(the Forecast Consistency test) この検査は、衛星画像から算出された2番目の衛星風 データについて、予報値の風とのベクトル差を取り、予 報値の風との一致度を調べるものである。
 - Ql_{Fest}=1-[tanh [Difference/(MAX(A×Speed, B)+C)]]^p Difference:2番目の衛星風データと予報値の風との ベクトル差 Speed:1番目と2番目の衛星風データの平均風速

A, B, C, D: 定数

⑤ 空間一様性検査(the Spatial Consistency test) この検査は、衛星画像から算出された2番目の衛星風 データについて、近隣の最もベクトル差が小さいベク トル(best neighbor、同時刻の他のチャンネルから算出さ れた衛星風でもよい)との一様性を調べるものである。

QI_{Spat}=1-[tanh [Difference / (MAX(A×Speed, B)+C)]]^D Difference:2番目の衛星風データとbest neighborと のベクトル差

Speed:1番目と2番目の衛星風データの平均風速 A, B, C, D: 定数

600hPaより下層の衛星風について、薄い巻雲を誤っ て下層のターゲットとして追跡していることがある。 この下層風を取り除く目的で、次式で表されるチャ ンネル間鉛直不均一性フィルター (IVH: Interchannel Vertical Heterogeneity filter)が算出される。

600hPa以上の衛星風では、IVHは常に1(一定値)とする。 IVH = [tanh [Difference / (MAX(A×Speed, B)+C)]]^p Difference:2番目の衛星風データと同一指定点にお

ける2番目の水蒸気風とのベクトルの差 Speed:1番目と2番目の衛星風データの平均風速 A, B, C, D: 定数

-5-

最終的な品質指標であるQIは、①~⑤の各検査で得られたQI要素に重みをつけて和をとったものに、IVH フィルターを掛けることにより算出される。

 $QI = [\{W_{Dir} \times QI_{Dir} + W_{Spd} \times QI_{Spd} + W_{Vect} \times QI_{Vect} + W_{Fcst} \times QI_{Fcst} + W_{Spat} \times QI_{Spat}\} / SUM(W)] \times IVH]$

W:QIに掛ける重み(定数)、添え字は検査毎のQIと同じ

SUM(W):重み(W_{Dir}, W_{Spd}, W_{Vect}, W_{Fest}, W_{Spat})の和

衛星風データの主要な使途は、数値予報モデルの初 期値である。このため、数値予報モデルとは独立した指 標とするため、予報値一致度検査の結果を含まないQI も算出している。この場合には、予報値一致度検査要素 に掛かる重みは0として算出される。

表2に、検査毎のQI算出に使われるパラメータの値 と、最終的な品質指標QI算出に使われる重みの値を示 す。これらの値は、実際の衛星風データに適用して調整 された値である。

なお、QIの算出には、それぞれの衛星風データに対 して2つの連続したデータが必要となるので、連続した 3枚の画像が揃わなければ、高密度衛星風算出処理は行 わない。

検査項目\パラメータの値	Α	В	C	D	₩(重み)
風向一樣性検査	20.0	10.0	10.0	4.0	1
風速一樣性検査	0.2	0.0	1.0	3.0	1
ベクトルー様性検査	0.2	0.0	1.0	3.0	1
予報值一致度検査	0.4	0.0	1.0	2.0	1または0
空間一様性検査	0.2	0.0	1.0	3.0	2

表2 QI算出処理における各パラメータの値

(2) RFF(the Recursive Filter Function)法

RFF法は、UW-CIMSSで開発され、米国内の衛星風算 出機関で標準的に採用されている。この手法は、2段階 の3次元風ベクトル場の再帰フィルター (the Recursive Filter) による客観解析を通して、衛星風データと数値 予報モデルの予報値から得られた客観解析場に、個々 の衛星風データを適合させる手法である(Timothy L. Olander,2001)。CGMSの勧告に基づいて、この品質評価 は算出・配信しているが、有効な利用については未調査 である。今後、ユーザである数値予報課とも協力し、有 効な利用に向けた調査が必要である。

これら独立した2つの品質管理は、計算機上で全自動 処理にて行われ、それぞれの風ベクトルデータに対し て品質指標が算出される。

2.1.4 データ配信処理

高密度衛星風は、従来と同様に1日4回6時間毎(00、 06、12、18UTC) に算出される。算出されたデータの配信 には、国際的に標準的な配信フォーマットであるBUFR フォーマットを新たに採用した。このフォーマットで は、衛星風データ(風速・風向・緯経度・高度)に加えて、 その他の情報も自由に付加することができ、バイナリ 形式のためデータ容量も小さい。算出された高密度衛 星風データは、QIの値が著しく低いものを除いた全 てのデータが、3種類の品質フラグ(QIに関しては予報 値一致度検査要素を含むものと含まないものの2種類 +RFF)を付加し、GTS回線経由で世界の予報機関に配 信されている。また、従来から配信されているSATOB 報では、電文容量の制限から、配信できるデータ数に制 限がある。このため、QIを参照して品質の高いデータ のみ(QI≥0.85)を選択し、更に空間的に間引いて(緯経度 1度間隔)、BUFR報と並行して配信している。なお、将来 的に、SATOB報の配信は廃止される予定である。

2.2 高密度化に際する衛星風算出処理の変更点と

プロダクトの変更点

今回の衛星風プロダクトの高密度化に際しての、従 来の算出処理からの変更点をまとめて、表3に示す。ま た、算出されるプロダクトの変更点を表4に示す。

表3 高密度化に際する衛星風算出処理の変更点

衛星種別 変更点	高密度衛星風算出処理	従来の衛星風算出処理
ターゲット選択候補点数	緯経度 0.5 度間隔(最大 40000 点)	緯経度1度間隔(最大10000点、計算機能力に
		よる上限あり)
追跡(マッチング)処理	全ての衛星風は、相互相関法による	相互相関法によるパターンマッチング(2段1
	パターンマッチング(2段1段)	段)に加え、一部の上層雲移動風は、マンマシ
		ンによるマニュアル処理
下層雲移動風の高度指定	赤外ヒストグラムから雲底高度を求	850hPa の固定値を採用
	める手法 (Tokuno,1998) による可変	
	値を採用	
水蒸気移動風の高度指定	晴天域・低高度の風は、水蒸気画像	赤外画像を用いた雲頂温度による高度指定
	の平均輝度温度に基づいて指定	
品質管理処理	2種類の独立した手法による自動品	数値予報モデルを利用した自動品質管理と、オ
	質管理	ペレータによるマニュアル品質管理
算出方法	高速 WS による全自動処理	汎用計算機による自動処理と、オペレータに
	(ただし、電文配信部分は汎用計算	よるマニュアル処理(品質管理、上層風ベク
	機による)	トルの付加)

表4 高密度化に際する衛星風プロダクト内容の変更点

衛星風種別 変更点	高密度衛星風プロダクト	従来の衛星風プロダクト
算出ベクトル数	上層雲移動風:7000-10000	上層雲移動風: 300-500
(1 観測あたり)	下層雲移動風:1500-2000	下層雲移動風:200-300
	水蒸気移動風:10000-15000	水蒸気移動風:2000-3000
		(計算機資源による上限あり)
算出時間	基準時刻から1時間以内	基準時刻から2時間30分程度
風ベクトルデータに関す	QI(数値モデル結果を参照するもの、しないもの	なし(すべて同様に扱われる)
る品質情報	の2種類)とRFF合わせて3種類の品質情報を	
	ベクトル毎に付加 (BUFR 電文のみ)	
配信方法	BUFR 形式によるバイナリ電文	SATOB 形式による A/N 電文
	従来の SATOB 形式による A/N 電文も QI の高い	
	ベクトルを空間的に間引いて配信(将来廃止予定)	

3. データの初期評価

3.1 算出例

実際に算出されたベクトルは各図に示したものより かなり多数であるが、煩雑になることを避けるため、 SATOB報で配信された程度に間引いて図示してある。

高密度衛星風の算出例を、図2.1~2.3に示す。

衛星風データが、空間的に高密度に算出されている様 子がわかる。



図2.1 高密度衛星風の算出例(2003年10月1日 00UTC) 赤外画像から算出した上層風



図2.2 高密度衛星風の算出例(2003年10月1日 00UTC) 可視画像から算出した下層風



図2.3 高密度衛星風の算出例(2003年10月1日 00UTC) 水蒸気画像から算出した水蒸気(中・上層)風

3.2 算出された高密度衛星風の品質と QI の値と の比較

高密度衛星風は、新たにベクトル毎に品質情報が算 出されている。ここでは、品質情報の内、欧米の衛星風 算出機関で主流となっているQIと、算出された高密度 衛星風の品質との比較結果を示す。衛星風は、CGMSで 推奨されている手法に基づき、近隣のゾンデによる高 層観測データとの比較を行い、この比較から得られた 風速バイアス(BIAS)と平均二乗ベクトル誤差(RMSVD) を、QI(予報値-致度検査結果を含むもの)の値0.1 毎にその平均値を求めた。また、参考のため、平均風速 (SPD)についても、QIの値0.1毎に平均値を求めた。比 較に使用したデータ期間は2004年7月の1ヶ月間で、デー タ数は赤外:7385個、可視:576個、水蒸気:14185個で ある。

図3.1 ~ 3.3に、観測チャンネル毎(赤外、可視、水蒸 気)の結果を示す。概して、QIの値が大きいほど、衛星 風のバイアスとRMSDVは小さくなり、精度は高くなっ ていることがわかる。従って、QIの値は衛星風データ の精度に良く対応しており、QIを参照することで衛星 風データの品質を判断することができる。2.1.4で述べ たように、気象衛星センターでは、このQIを配信データ の品質管理に利用している。

平均風速とQIとの関係を見ると、全ての観測チャン ネルで正の相関がある。これは、2.1.3で述べたQIの各 要素の算出式①から⑤を見るとわかるように、QIの算 出式に起因する特性であるが、QIの高い衛星風ほど精 度が良くなっていることから、衛星風全般の特性であ る、高速のターゲットほど追跡精度が良く、算出され る衛星風の精度が高いことを表している。逆に言えば、 QIは衛星風全般の特性を捉えて、衛星風の精度をうま く表現した客観的な指標であるといえる。



図3.1 赤外画像から算出された高密度衛星風の品質とQIとの比較(2004年7月)



図3.2 可視画像から算出された高密度衛星風の品質とQIとの比較(2004年7月)



図3.3 水蒸気画像から算出された高密度衛星風の品質とQIとの比較(2004年7月)

3.3 SATOB報で配信される高密度衛星風プロダ

クトの精度

高密度衛星風プロダクトの精度を評価するため、従 来の衛星風プロダクトの精度との比較を行った。手法 は3.2節と同様で、近隣のゾンデデータと比較すること により行った。使用したデータ期間は、高密度衛星風に 切り替わった前後の各1年間(従来の衛星風:2002年6月 から2003年5月、高密度衛星風:2003年6月から2004年5 月)である。両者の算出に使用した画像を観測する衛星 も異なるため、厳密な比較は出来ないが、両者の1年分 のデータを比較することで、季節による衛星風精度の 変化によらず、両者の算出手法の違いによる精度変化 の傾向を見ることができる。2003年5月途中に高密度衛 星風に切り替わったが、従来の衛星風の統計に使用し たデータは、切り替え前のもので、高密度衛星風を含ま ない。比較は、3.2と同様に観測チャンネル毎(赤外風・ 可視風・水蒸気風)について行った。なお、水蒸気風に 関しては、高密度化の前後で晴天域・低高度の風につい て高度指定の手法が異なり、また下層風に関しても、高 度指定の手法に違いがあることに留意されたい。

図4.1 ~ 4.3に、SATOB報で報じられた高密度衛星 風プロダクトと従来の衛星風プロダクトの風速バイア ス(BIAS)、平均二乗ベクトル誤差(RMSVD)、平均風速 (SPD)の年変化を示し、表5.1 ~ 5.3に、両者の統計要素 毎の比較結果を示す。

(1) 赤外風

高密度化の前後で精度に大きな差は見られない。 僅かではあるが、高密度衛星風の方が、平均してBIAS で1.1m/s、RMSVDで1.3m/s程度悪くなっている。ただし、 全体的に見ると、高密度化前後で衛星風データの品質 は、ほとんど変わらない。平均風速は、高密度衛星風が 5.4m/s大きい。これは、3.2で述べたQIの算出式に起因 する特性によるところが大きく、風速が小さな風デー タはQIが低くなる傾向があるため、SATOB報で報じる QIの閾値より小さくなることが多いからである。



図4.1 SATOB報で報じられた高密度衛星風プロダクトと従来の衛星風プロダクトの精度の年変化 (赤外風。ただしデータ期間は、従来の衛星風:2002年6月~2003年5月、 高密度衛星風:2003年6月~2004年5月。図中のHDは高密度衛星風を示す。)

衛星風種別	高密度衛星風			 従来の衛星風		
統計要素	最小值	最大值	平均值	最小值	最大値	平均值
BIAS(m/s)	-4.4	-2.0	-3.0	-2:5	-1.2	-1.9
RMSVD(m/s)	8.1	10.5	9.3	7.5	8.5	8.0
SPD(m/s)	24.0	30.7	28.2	18.3	26.3	22.8
データ数		19637			15695	· · · · · ·

表5.1 高密度衛星風と従来の衛星風の統計要素毎の比較(赤外風)

(2) 可視風

両者に精度の差はほとんど見られない。平均風速は、 高密度衛星風が1.6m/s大きくなっている。可視風は下層 風しか算出していないため、赤外風や水蒸気風に比べ て低風速のデータが多く、風速のばらつきが小さい。こ のため、算出された可視風データの内、低速のものが SATOB報にエンコードする際に除かれても、平均風速 の変化は赤外風に比べて小さい。



図4.2 SATOB報で報じられた高密度衛星風プロダクトと従来の衛星風プロダクトの精度の年変化 (可視風。ただしデータ期間は、従来の衛星風:2002年6月~2003年5月、 高密度衛星風:2003年6月~2004年5月。図中のHDは高密度衛星風を示す。)

衛星風種別	高密度衛星風			従来の衛星風		
統計要素	最小值	最大值	平均值	最小值	最大値	平均值
BIAS(m/s)	-0.7	0.8	-0.1	-0.3	0.9	0.0
RMSVD(m/s)	2.9	4.9	3.9	3.6	6.2	4.6
SPD(m/s)	8.6	12.5	10.5	7.6	10.7	8.9
データ数	1703 4071					

表5 2	高密度衛星風	と従来の衛星風	の統計要素毎0)比較(可視風)
43.2	面在皮阐生感	しにホッ国生風	~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~	ノンレキス、ニコーノレノスのノ

(3) 水蒸気風

BIASで見ると、高密度衛星風の精度が若干悪化して おり、また高密度化の前後で正のバイアスから負のバ イアスへ変化している。RMSVDで見ると、高密度衛星 風の精度が若干向上している(平均RMSVDで0.9m/s)。全 体的に見ると、高密度化の前後で衛星風データの品質 にほとんど変化は無い。

高密度衛星風では平均風速が8.4m/s大きくなっている。また、両者のデータ数については、大きな違いは見られない。これは、前記したQIの影響によるところが大きい。水蒸気風の高度は、可視風に比べて高く、風速は

全体的に大きい。このため、赤外風と同様に、低いQIを 持つ低風速の水蒸気風が除かれたため、両者の平均風 速の差が、可視風に比べて大きくなったものと考えら れる。



図4.3 SATOB報で報じられた高密度衛星風プロダクトと従来の衛星風プロダクトの精度の年変化 (水蒸気風。ただしデータ期間は、従来の衛星風:2002年6月~2003年5月、 高密度衛星風:2003年6月~2004年5月。図中のHDは高密度衛星風を示す。)

表5.3 高密度衛星風と従来の衛星風の統計要素毎の比較(水蒸気風)

衛星風種別	高密度衛星風		従来の衛星風			
統計要素	最小值	最大値	平均值	最小値	最大值	平均值
BIAS(m/s)	-1.8	+0.6	-0.8	-0.7	+1.4	+0.4
RMSVD(m/s)	7.8	9.2	8.6	9.0	10.8	9.7
SPD(m/s)	24.0	31.2	27.9	16.5	22.3	19.5
データ数	35680			35551	-9	

全般に、従来の衛星風と高密度衛星風のうちSATOB 報で配信されているデータの精度は、同程度である。た だし、より厳密な算出手法による精度の違いを調べる には、同期間の画像データによる比較が必要である。

SATOB 報および BUFR 報で配信される衛 星風ベクトルデータ数

図5に、SATOB報で報じられた高密度衛星風データ

数と従来の衛星風データ数の年変化を示す。比較した 期間は、2002年6月から2003年5月の1年間と、2003年6 月から2004年5月の1年間である。比較は、下層風(可視 風+赤外下層風)、上層風、水蒸気風について行った。

下層風については、高密度化の前後でデータ数に大 きな違いはない。上層風と水蒸気風においては、高密度 衛星風のデータ数は従来に比べて、この期間の平均で、 それぞれ20%と15%程度少なくなった。



図5 SATOB報で報じられた高密度衛星風データ数と従来の衛星風データ数の年変化 (データ期間は、従来の衛星風:2002年6月~2003年5月、 高密度衛星風:2003年6月~2004年5月。図中のHDは高密度衛星風を示す。)

図6に、BUFR報で報じられた高密度衛星風データ 数の年変化を示す。使用したデータの期間と調査対象 は、2003年6月から2004年5月の1年間の下層風(可視風 +赤外下層風)、上層風、水蒸気風である。BUFR報で報

じられた衛星風のデータ数は、図5に示される同期間の SATOB報で報じられた衛星風データ数に比べて、上層 風と水蒸気風で20倍、下層風で15倍程度多くなってい る。





図7.1、7.2、7.3に、BUFR報で報じられた高密度衛星風のQI0.1毎の全ベクトルに対する割合を示す。使用した データおよび調査対象は、図6と同様である。

上層風と水蒸気風を比べると、0.8以上の高いQIの衛 星風の比率は平均して上層風が40%前後、水蒸気風が 30%強となっており、上層風の方が高い比率である。上 層風と水蒸気風は、図3.1 (若干の赤外下層風も含むが) と図3.3で示されるとおり、ゾンデとの比較の平均風速 およびRMSVDの値の範囲はほぼ等しいが、水蒸気風は 上層風に比べて低いQIを持つ風データの割合が多いこ とが分かる。原因についてははっきりしないが、算出に 使用される観測チャンネルセンサの空間分解能の違い (上層風は衛星直下で4kmの空間分解能をもつ赤外1チャ ンネル、水蒸気風は衛星直下で8kmの空間分解能をもつ 水蒸気チャンネル)、算出に使用される観測チャンネル の特性の違い(上層風は高コントラストの赤外チャン ネル、水蒸気風は低コントラストの水蒸気チャンネル) による追跡精度の違い等が考えられる。今後、より詳細 な調査が必要である。

下層風は、0.8以上の高いQIをもつ衛星風の比率は平 均45%前後となっており、他に比べて高い比率である。 図3.2(可視風だけであるが)と図3.3を比べると、水蒸 気風に比べて下層風の方が相対的に低風速であるが、 ベクトル差の絶対値が著しく小さい。QIの算出式にお いてベクトル差の小さい影響が低風速の影響を上回り、 他に比べて高いQIの風が多く算出されているものと思 われる。







図7.3 高密度衛星風のQI0.1毎の全ベクトルに対する割合(水蒸気風)

4. 今後の開発課題

高密度衛星風プロダクトでは、従来に比べて空間的 に高密度な衛星風データが、客観的な品質指標と共に 算出され、即時的にBUFR報にて配信されるようになっ た。これにより、CGMSの提唱する標準的な要件を満 たすようになった。衛星風データの品質も、マンチェッ クを行っていた従来と同程度を保持している。今後、さ らなる衛星風データの品質向上のためには、高度指定 やマッチング処理などのアルゴリズム見直しが必要で ある。この中でも最大の課題は、衛星風の高度指定の 問題である。衛星センターでは、現在、半透明の巻雲に ついての高度指定法(Xu J. et al, 1998)について、試験中 である。また、今年度中の打ち上げが予定されている MTSAT-1Rでは、新たに3.7µm帯(赤外4チャンネル)を観 測するセンサーが搭載される。この観測波長帯では、セ ンサーは従来の赤外センサーより下層からのエネルギ ーを多く受ける。このため、赤外4チャンネルの画像を 用いると、夜間の下層風の算出において、現行の赤外画 像から算出する衛星風に比べて精度の向上が期待でき る。今後、新たな技術やデータを積極的に活用し、衛星 風データの精度向上に努めていきたい。

参考文献

Holmlund, K.,1998:The utilization of statistical properties of satellite-derived atmospheric motion vectors to derive quality indicators, Weather and Forecasting, 13, 1093-1104.

- Holmlund K., C. S. Velden, Tokuno M., Le Marshall J., Sarrazin R., Serdán J. M. F.,2004:Automatic quality control with the CIMSS RFF and EUMETSAT QI, (Submitted to Proceedings of 7th IWW).
- Kumabe R.,2004:Renewal of operational AMV extraction system in JMA, (Submitted to Proceedings of 7th IWW).
- Tokuno M.,1998:Improvement in the method to extract operational cloud motion winds and water vapour motion winds of the GMS-5 system, Proceedings of 4th IWW, 61-68.
- Timothy L. Olander,2001:UW-CIMSS Satellite-Derived Wind Algorithm User's Guide(Version 1.0).
- XU J., ZHANG Q., FANG X., LIU J.,1998:Cloud motion winds from FY-2 and GMS-5 meteorological Satellites, Proceedings of 4 IWW, 41-48.
- 内田裕之、高田左知男,1996:, 雲移動風·水蒸気移動風。 GMS システム更新総合報告 II、データ処理編, 気 象衛星センター技術報告特別号 II(1989),85-102.
- 大島隆,1989:,風計算処理気象。GMS-5 システムの更新,衛星センター技術報告,28,43-49.
- 浜田忠昭,1979:,風計算。GMS システム総合報告、デ ータ処理解説編(その2),気象衛星センター技術 報告(特別号 II-2),15-42.