

「ひまわり」画像、レーダー及びアメダス雨量の重ね合せ

1. はじめに

気象衛星の画像とレーダーエコーや降水量分布等とを 比較する調査研究はこれまでもいくつかなされている (Reynolds, 1979 等)が、ここでは、「ひまわり」の画像 とデジタルレーダーデータ及びアメダスデータを用いて 観測時間のほぼ同一のデータを選んで各画像の重ね合せ 等を行った。

ひまわりの画像から

2. 資料

ここで使用した資料は「ひまわり」画像(赤外及び可 視データ),東京レーダーによる地形エコーを消去した デジタルデータ及びアメダス雨量(時間雨量)データ で,すべて磁気テープに納められている.

3. データ処理

全体の処理フローチャートを第1図に示す.

3.1. 「ひまわり」画像の処理

ルーチン観測で取得した全球画像の磁気テープから東 京レーダーの範囲内(東京を中心に 500 km×500 km)の 画像データを切り出し, DISK PACK に累積する. こ のとき,高橋(1981)の方法によって衛星の姿勢変動に よるグリッドズレの補 正を 行い,次に,DISK PACK に累積された切り出し画像(部分画像)を東京レーダー の格子点(200×200)の各画素の位置(緯経度)に合致 するように,Thomasell(1979)の方法によって座標変 換を行う.

今,東京レーダー格子点座標を(i, j)とし、これに 対応する緯度 (φ) ,経度 (λ) は、第2図に示すよう に、

 $\varphi(i) = \varphi_S - (i-1)\Delta\varphi$

 $\lambda(j) = \lambda_S - (j-1)\Delta\lambda$

No. 30

の関係にある.

ただし,

 φ_s 、 λ_s は座標変換開始緯経度、 Δx 、 Δy は東京レー ダーの格子点間隔、R は地球の半径で、 Δx 、 $\Delta y \ge \Delta \varphi$ 、 $\Delta \lambda$ の間には、

里

見

穂*

$$\Delta x(\varphi) = \frac{R \cdot \pi}{180} \Delta \lambda \cos \varphi$$
$$\Delta y = \frac{R \cdot \pi}{180} \Delta \varphi$$

の関係にある. ここでは, *gs*=37.9°



1981年6月

^{*}Minoru Satomi, 気象庁企画課気象衛星室(前 気 象衛星センター管制課)

「ひまわり」画像、レーダー及びアメダス雨量の重ね合せ

エコ-強度レベル	0	1	2	3	4	5	6
相当降水強度(mm/hr)	0~0.5	0.5~1.0	1.0~4.0	4.0~16.0	16. 0~32. 0	32. 0~64. 0	64.0~128.0

第1表 エコー強度レベルと相当降水強度の関係。





λ_S=136.9°

R = 6378 km

 $\Delta x = 2.5 \text{ km}$

∆y=2.5 km の値を用いた.

このようにして東京レーダーの格子点 (200×200) に ついて各々の $\varphi(i)$, $\lambda(j)$ を計算して,座標変換された 赤外,可視画像の格子点データ(200×200)を作成した. これによって「ひまわり」画像とレーダー画像の位置の 対応関係が得られた.なお,座標変換では原田 (1980) の方法により雲の高さによる座標補正を行ったが,個々 の雲の高さによる補正は複雑なので,レーダーで観測し た平均高度を 8 km と仮定して計算した.この方法の補 正では東京付近 (35°N)で南北方向に約0.1°の補正が 必要であった.

さらに、赤外画像は相当黒体温度(TBB)に、可視画 像は中村等(1980)の方法により太陽高度による輝度補 正をしてアルベド値にそれぞれ変換した。

3.2. デジタルレーダーデータの処理

デジタルレーダーデータは上述のように200×200(2.5 km 間隔)の画素から成り、各画素は0~6レベルのデー タとなっている。各レベルはエコー強度と対応してお り、相当降水強度との関係は第1表のとおりである。な



お,地形エコーの除去等については立平(1980)が詳し く述べている。

3.3. アメダスデータの処理

アメダスデータをレーダーデータの格子点に合わせる ため、長野 (1976) の方法によって、 2.5 km ごとの格 子点 (200×200) データを作成した。第3 図のように格 子点データを A_p とすると

$$A_{p} = \frac{\sum (A_{n} \cdot W_{n})}{\sum W_{n}}$$

$$z \ge \tau c$$

$$W_{n} = \frac{1}{1 + C \cdot D_{n}^{2}}$$

 A_n は A_p を中心として周囲のアメダス観測点の実測 データ, D_n は A_p から A_n までの距離, C は定数で ある.

4. カラーディスプレイ表示

上記によって作成された赤外(雲頂温度),可視(ア ルペド),レーダー,及びアメダスの各画像データをカ ラーディスプレイ上に表示して各々の強度分布を比較した.(口絵写真 1~4)

▶天気/ 28. 6.





関係.()はデータ数が少ないもの.

赤外画像データ(雲頂温度分布)を赤色, レーダー画 像データを緑色, そしてアルペドまたはアメダス雨量画 像データを青色で表示することによって, 三者が同時に 現われるところは白色となる.

5. 解析結果

1979年7月24日,太平洋高気圧の縁辺で発生した雷雲 について調査した.北関東で局地的に 60~70 mm の降 水量があった. 口絵写真1~4に上記で処理した重ね合せ 画像を示す.比較的孤立した雷雲で各要素(雲頂温度, アルベド,レーダーエコー強度,降水量)の対応がとり やすい例である.第6図(口絵)に雲頂温度分布(TBB) とレーダーエコー分布を示す.図中Aは発達期の雷雲で あり,風上側の温度勾配の大きいところに強いエコー域 がある.その後方に盛熟期の雲域 B, Cが存在してい る.

ロ絵写真5からもわかるように雲域Dは積乱雲からで きたかなとこ雲であり、雲域Fは終末期のもので、3時 間前には、この付近に発達した雷雲が観測されていた。

次に、各レーダーエコー強度レベル(0~6)に対応する 雲頂温度(TBB)とアルベドとの関係を求めた(第4,5 図). これによると雲域をエコーとして探知できる(レ ベル1以上)雲頂温度は約 -50° C以下であり、雷雲の 発生期や終末期以外はエコー強度と雲頂温度(TBB)と の相関はよく、相関係数は、24日11Zの場合で0.87とな った.また、アルベドとの関係ではアルベド値が50~60 %以上あればエコーとして探知される確率が大きい。



RADAR ECHO INTENSITY LEVEL

第5図 レーダーエコー強度レベルとアルベドとの 関係.()はデータ数が少ないもの.

「ひまわり」で観測された雲域とレーダーで観測され たエコー域の量的比較を行うために,東京レーダーのビ ームカット等を考慮して,次の解析を行った.

エコー強度レベル I_L の個数(強度 I_L の面積)と, I_L のときの雲頂温度 $T(I_L)$ 以下及びアルベド $A(I_L)$ 以上の個数 ($T(I_L)$ 以下及び $A(I_L)$ 以上の面積)の 比を、それぞれ

$$\rho T_L = \frac{\sum (I_L)_n}{\sum (T(I_L))_n} \times 100, \rho A_L = \frac{\sum (I_L)_n}{\sum (A(I_L))_n} \times 100$$

と定義し ρT_L , ρA_L を各レベルについて計算すると第 2 表のようになった.

第2表からわかるように、TBB についてはエコー強度 レベル1以上に相当する雲頂温度域のエコー出現率は51

第2表 ρT_L , ρA_L の値.

	レベル1	レベル2	レベル3	レベル 4
ρT_L (Твв)	51%	23%	7%	2 %
$\rho A_L(7 \nu \prec F)$	41%	24%	15%	4 %

1981年6月

%である. すなわち,例えばエコー強度レベル1の雲頂 温度が -50°C とすると,その雲域の -50°C 以下の 領域では約50%がエコーとして出現する. 同様にアルベ ドについては41%となった. エコー強度レベル4以上で はそれに相当する雲頂温度の低い領域があってもほとん ど現われない. 即ち全体の画素数からみて,エコー強度 レベル4以上となるのは少ないことになる.

6. あとがき

今回は比較的孤立した雷 雲 に つ いて調べたが, 例え ば, 梅雨前線などのように一様に拡がった例についても 調べる必要がある. 今後, 衛星の実利用の効果を高める ためにも, レーダー, アメダス等の情報を「ひまわり」 画像の中へ組み込む必要がある.

す・献

- 原田知幸,1980:衛星画像を用いた雲位置の補正, 気象衛星センター技術報告,第1号,53-57.
- 長野美文, 1979:客観解析, 電子計算室報告, 別冊 第22号, 24-41.
- 中村健次・杉本清秋,1980:VISSR 輝度分布の出 カプログラムとその利用について、 測候時報, 47,第1~2号,7-17.
- 高橋大知, 1981: アース・エッジ検出法による VI SSR画像の位置合わせについて, 気象衛星センタ ー技術報告, 第3号, 55-68.
- 立平良三, 1980: レーダーエコーの位相の利用(地 形エコーの除去など), 天気, 27, 837-842.
- Thomasell, A., 1979: Wind Analysis by Conditional Relaxation, NOAA Technical Report, NESS 77.