1969年4月

気

清\*\*

Vol. 16, No. 4.

Kannon Kannon

# 気象衛星の現状と利用についてのシンポジウム

(春季大会シンポジウム予稿)

会期:5月22日(木)15時10分~17時

司 会:久米 庸孝

話題提供:土屋 清(気象庁予報):低高度気象衛星の現状と利用
 渡辺 和夫(気研合風):静止衛星の現状と利用
 関原 彊(気研高物):気象衛星の将来計画

## I. 低高度気象衛星の現状とその利用\*

### 土 屋

#### 1.現 状

1.1 アメリカの衛星

アメリカが運営している低高度気象観測衛星にはエッ サ・シリーズとニンバス・シリーズがある.エッサは現 業用で環境科学局 (ESSA)の所管, ニンバスは実験用 で航空宇宙局 (NASA)の所管である.

A. エッサ・シリーズ

1966年2月1日に1号が打上げられてから現在までに 9個打上げられた。9号の打上げは1969年2月26日。自 動送画装置(APT)を装備したものと高性能ビデコン カメラシステム(AVCS)を装備したものがあり、吾々 の利用できるのは前者である。偶数番目のものが APT 用であり、奇数番目のものは AVCS 用である。

今吾々が毎日利用しているのはエッサ8号(昭和43年 12月15日打上げ)で6号の画質が低下したために打上げ られた.2号や6号も利用はできるが画質は8号が一番良 い.なお6号や2号,8号の写真撮影時間が重複する場 合は8号が優先し,その間他の衛星のAPT装置は休止 させられる.8号の高度は近地点約1410km,遠地点1490 km の準円軌道で,軌道傾斜角は約100度,周期114分

\* Present Status of Orbiting Satellites and the Application of their Data.

1969年4月

で,日本上空通過時刻は9時前後である.写真撮影間隔 は352秒,撮影から地上で受画完了までの時間は,1枚 の写真について208秒.その内訳は,起動信号3秒,位 相信号5秒,映像送信200秒,1枚の写真は800本の走 査線で構成され約3000km四方をカバーする.

いっぽう AVCS-ESSA の撮影間隔は260秒で,一軌 道で6~12枚の写真が撮影される.この写真はアメリカ の CDA ステーション(指令資料収集所)で受信され る.アメリカの気象衛星センターでは受信した1枚ごと の写真に電子計算機で計算しておいた緯度,経度線,地 形,太陽反射点,写真中心の緯・経度,撮影年月日時分 秒,軌道番号などを記入し,さらに全部の写真を電子計 算機で合成して南北両半球,赤道地帯などをカバーする 雲分布写真を一日一回作っている.

**B**. ニンバス・シリーズ

2号の観測器の機能がだめになった後昨年5月に3号 を打上げたが失敗した.2号は今でも追跡用の電波 (136.5MHz, 350ミリワット)だけは送信していて, 時々地上局からの指令で APT 写真を試験的に送ること もあるが実用にはなっていない.

新らしいニンバスは1969年4月14日16時54分03秒(日本時)打上げに成功した.この衛星には改良テレビカメラ(イメージ・ダイセクターカメラ)が使われ、写真は APT 装置で送られる.夜間の高解像度放射計(HRIR) による写真も同じく APT 装置で送られる.また数値予 報モデル確立を目的とした天気の3次元構造を知るため 新測器による実験観測も実施される.主な測器と実験は 次のとおりである.

赤外干渉分光計 (IRIS):  $6 \sim 20\mu$  内のエネルギー測 定. この範囲には  $6.9\mu$ の水蒸気,  $9.6\mu$ のオゾン,  $15\mu$ の炭酸ガス吸収帯が含まれている. この観測資料から水 蒸気, オゾン, 気温の 3 次元分布がわかる.

衛星赤外分光計 (SIRS): 15μ の炭酸ガス吸収帯を7 つのスペクトル間隔で測定.スペクトルの間隔は5cm<sup>-1</sup> なお7番目のチャンネルでは11.4μに中心を持つ「大気 の窓」領域の放射を測定する.

資料収集実験 (IRLS): 観測気球 (USA 内でやく6 個) や観測所 (約20個所)から衛星を使って観測資料を 自動的に収集する.

ニンバスでは次々と新らしい大規模な実験が予定され ており1970年に打上げを予定されているものではずっと 複雑な分光計による観測,紫外線,太陽エネルギーモニ ター,水蒸気測定などがすでに組まれている.

さらにその次のニンバスではマイクロウェーブを使っ ての温度測定実験などが予定されている.

C. 改良型タイロス (ITOS)

実験用衛星タイロスからエッサへと呼名は変ったが衛 星本体の形は10年間ずっと同じであった.今度大改革が 加えられ,形もまったく違ったものになる.この衛星は 今年後半か来年に打上げられる.これまでの現業用気象 衛星エッサと違う主な点を第1表に示す.

なお APT 写真の走査速度と写真の重複度は前と同じ

で、これまでの APT 受画装置の使用には差支えない.

1.2 ソ連の気象衛星 (METEOR)

ソ連の気象衛星観測は1963年のコスモス13,14号で基礎実験を行なった後1966年から本格的に始まった.高度はアメリカの初期のタイロスとほゞ同じ 625km で,軌道傾斜角は81.2°の楕円形である.

測器としてはテレビカメラと3 チャンネルの放射計 (8~12,0.3~3,3~30µ)で、写真の解像度は1.25× 1.25km<sup>2</sup>,1枚の写真のカバーする範囲は1000km四方 である.いっぽう放射計観測資料の解像度は15×15km<sup>2</sup> で、走査範囲は軌道に沿って2500km幅の地域をカバー できる.

アメリカの衛星よりも高度が低いので写真の解像度が



第1図 地上天気図. 昭和39年1月21日21時

	ITOS		ESSA
写真の走査線	600 本	写真の端の方の解像度が ESSA よりも良くなる.	800 本
写真撮影間隔	260 秒		352 秒
放射計	<ul> <li>3 チャンネルの放射計・各チャンネルの 測定波長範囲は、0.52~0.73、0.3~30、</li> <li>10.5~12.5µ. APT 写真1枚送画終了</li> <li>後次の送画までの時間に、この一部を</li> <li>APT 装置で送る計画もある。</li> </ul>		APT-ESSA にはない. ただし AVCS- ESSA にはアルベード測定用と地球から の長波放射測定用の放射計がある.
その他	太陽プロト: 10, 30, 60M 750Kev で別	ノモニター. 太陽プロトンを ev で, エレクトロンを100, 測定.	
姿 勢	ニンバスのように地心を向く		車輪型. (放射計には不適当)

第1表 ITOS · ESSA (APT 用)のおもな相異点

\*天気\* 16.4.

良くメソ現像の解析に適している.アメリカのように, 一日も早く外国の研究者が自由に利用できるようにする ことが望まれる.

1.3 フランスの気象観測用の衛星 (EOLE 計画)

フランスはアメリカやソ連とはまったく行き方を異に し、気球、無人観測所や海洋上のブイから衛星を使って 資料を集めることを計画している.この計画を EOLE-A と EOLE-B と言う. EOLE-A は南半球の大循環, EOLE-B は赤道地帯の循環を調べる目的で, EOLE-A の定圧高度気球の飛行高度は 300mb である. 1969 年に 実現させると発表しているが打上げ技術などから考えて 今年中の実現は疑問である.

#### 2. 気象衛星資料の利用

気象衛星から撮影した写真や高解像度赤外放射計資料 の写真表示は,自然の描いた天気図と言えよう.これら の資料は天気図解析,気象じょう乱のメカニズムの解明 や天気予報は勿論海洋学,水産など利用面は多岐にわた っている.とても紹介しきれないのでその一部のみにと どめる.

2.1 天気図解析への利用



第2図 ニンバス1号の APT 写真. 昭和39年9月16日

1969年4月

158

2.1.1 前線解析の統一

\*前線"ほど定義がはっきりしているのにもかかわらず、天気図上での表現に統一を欠いていたものは無かった。極端な例で恐縮ではあるが、その1例として気象庁刊行印刷天気図の昭和39年1月21日21時の天気図を第1図に示す。とにかく前線のオンパレードである。寒気のはんらんは確に一様ではなく、風のシャー線も何本かあり、気象衛星写真の雲バンドも、幅の広いバンド内に一段スケールの小さいバンドが写ってはいるが、第1図の前線は多すぎる。気象衛星写真では前線による雲バンド第3、7図に例示するように非常に明瞭に写る。気象衛星写真が利用されるようになってからは第1図のような天気図は姿を消した。これには数値予報や大循環の研究成果が現場に導入されたことも見逃せないが、一見して明瞭な写真の力は大きい。

いわゆる総観スケールの天気図の解析には,現在のエ ッサの APT 写真は適当であるが,詳しい天気予報など にはもう少し解像度の良い写真のほうがよい.

第2図は現在の ESSA の高度の半分の高度から撮影 した前線の写真である.前線に沿っての幅の広い雲バン ドの中に幅数十 kmの細い雲バンド,雲の上端からの吹 き出しなどを示す雲があって前線帯の雲分布の複雑な構 造を示していて、前線のメソ構造の研究やローカル予報 などには欠かせない資料である.

雲の厚さは APT 写真でも濃淡からあるてい度推定で きるが, 雲の高度を知るには高解像度赤外放射計 (HR-IR) 資料が特に勝れている. 第3図は東太平洋の前線 の写真で色の濃淡が温度に対応するようになっている. 興味あるのは右上隅から左下隅に向かって幅の広い白い 雲バンドが 40°N, 140°W で急に薄くなっていることで ある. これはここから急に雲が低くなっていることを意 味する. 右側の 300mb 天気図からも上層の谷の後面で 雲高の低くなるということがわかる. しかし雲の高さは 低くなってもさらに西の方へ1000km以上も200~300 km ぐらいの幅の雲バンドが存在しているのは興味深い. 下層に弱い収束場があり, 上に逆転層や沈降域のある時 にこのような雲バンドが現われるが, APT 写真では幅 の広い雲バンドとして写ってしまう.

またこの雲バンドの南端の点から、北東の方向に非常 に白くて(高い雲)細い線状(幅 20km ぐらい)雲が北 東にのびて、前線の雲バンドに連なっているが、この雲 の下では強い対流現象のあることが予想される.資料が



第3図 HRIR 写真と地上および 300mb 天気図 (Nordberg による)

▶天気∥ 16. 4.

無いので断言はできないが不安定線と考えてもよさそう である.

2.1.2 低気圧

低気圧の発生,発達の模様も写真で明瞭にわかる.以 前は日本の太平洋側を通過する低気圧はなかなか閉塞さ れなかったが,最近は非常に早く閉塞低気圧を描くよう になった. 雲分布を見ると低気圧の閉塞現象はかなり早 い.

また低気圧の大きさも大きいものから小さいものまで いろいろあり、特にカムチャツカ東方では直径300kmぐ らいの小低気圧が頻繁に現われる.

- 2.1.3 台 風

台風は発生時から完全につかまえられるようになり, 各発達段階に対する雲の分類もほぼ整理できた.第4図 はアメリカ気象衛星センターの応用グループが整理した もので,発達の度合に応じてA, BからX4までに分類 している.X1以上が日本で発表する台風の強さになっ たものである.さらにこのX1以上の段階に発達したも のについては, 雲の直径と最大風速との間にかなりよい







第4図 模図的に示した台風の各発達段階の雲の形. (NESC 1965)

5

対応が認められ、アメリカの気象衛星センターでは第5 図のようなノモグラムを作った. 筆者らが1966年の台風 について調べた結果では、飛行機観測値との標準偏差は X1~X4についてそれぞれ8.8,5.5,19.4,6.1m/s であったが少し工夫すればかなり有効に使える.例えば 台風の雲の直径が6度のとき、雲の型をX3にすると43 m/s であるのに対してX4と判定すれば59m/s になり、 その差は16m/s にもなってしまう.実際の応用に当って は、X3.5 のようにすれば推定値と実測値の差はずっと 縮まりそうである.

解析官が一番問題にする中心気圧の推定は, Boucher らが台風上部の編雲の吹出しを利用して推定するノモグ ラムを作ったが, APT 写真では絹雲の識別が困難なの で利用できない. アメリカの気象衛星関係の人々に聞い てもあまり実用にはなっていないようである.

台風の大きさもよく問題になる. 筆者らが雲の直径と 円形等圧線(気象庁のアジア天気図上)との関係を調査し た結果では,相関係数は最低気圧出現以前が0.33,出現 以後では0.67で最低気圧出現以後には相関はよくなる. 第6図は最小自乗法で求めた雲の直径から円形等圧線を



求める図である.

6

2.1.4 ジェット流

ジェット流の位置は航空気象にとって極めて重要であり、天気予報にも見逃すことはできない。 Whitney ら は集中的にこの研究をしていて、彼の言によるとかなり の精度で雲分布からその位置を決められるとのことである。筆者らの調査では、冬は比較的容易であるが夏は難かしい.

2.2 天気予報への利用

天気の予報は、晴れ、曇、雨かを予報することだから 衛星写真の利用度は非常に大きい.低気圧の後面の寒冷 前線、特にそれが東西に横たわっている時には、雲分布 や形にはかなりの保存性があるが、南北になるに従って 変化は大きいようである.予報のうえで特に問題になる 低気圧の発達については、あるてい度の経験則が見出さ れている.

2.2.1 低気圧の発生,発達

日本の南岸ぞいから台湾の方に前線の雲バンドがある とき,満州の方から上層の谷が近づいて来ると,台湾付



160

《天気/ 16. 4.

近にしばしば低気圧が発生することはすでに予報官の常 識になっているが、衛星写真で満州方面の谷に伴う雲バ ンドが大きいほど発達するようである.その例を第7図 に示す.

また土佐沖や八丈島付近で時々小低気圧が突然発生す ることがあるが、このような場所にはその前に直径 300 ~500km の雲の塊り があって、小低気圧の発生を示唆 していることが多い。

2.2.2 大雨や集中豪雨の予報

夏の雷雨に伴うごく狭い範囲の寿命1時間ぐらいの気 象現象の予報への利用は非常に難かしい.総観スケール の低気圧,梅雨末期の前線上に発生するメソじょう乱, 俗に言う「台風くずれ」の温帯低気圧などによる大雨や 集中豪雨の予報には,あるてい度利用できる.1例とし て昭和43年8月17日の飛弾川豪雨の日のAPT写真を第 8図に示す.北海道の西方にある台風くずれの温低から のびる寒冷前線による非常にシャープな雲バンドが見え る.日本の北方に達した温帯低気圧からのびる寒冷前線 の雲バンドの幅は普通は 500km ぐらいであるのに対し てこの写真ではその半分以下である.このような時には



161

第9図 飛弾川豪雨の日雨量,昭和43年8月17日,東京 管区気象台,岐阜地方気象台異常気象調査報告 による.



a) 9時34分16秒, 第8図 昭和43年8月17日,飛弾川豪雨の日のエッサ APT 写真.

1969年4月

7



第10図 北半球の日本を中心とする半球の半旬平均雲分布図。 昭和43年6月25日~29日 15時(地方時)ごろのもの





前線の傾斜が非常に急であるか, 雲バンドにそって強い 収束――あるいは集中があると考えられる. 前線が不活



第11図 b. 気球につけた干渉計の測定資料(20~5µ, から求めた水蒸気と気温の垂直分布. Smith 1968 による. 図の横軸は混合比.

発な時は雲バンドは細くすき間ができ色も薄い. このよ うに長くてシャープな厚い雲バンドの現われる時には強 いじょう乱が発生することは藤田教授の静止衛星の写真 から作った映画からも確認されている. しかし第9図に 示すような雨量が, いつ? どこで? おこるかを予報 することは中規模じょう乱発生のメカニズムが解明され るまでは不可能であろう. こゝで期待が持たれるのはじ ょう乱の発生する以前に放射計による観測資料に多量の 水蒸気の存在が現われることである.

2.2.3 豪雪の予報

冬の季節風時に日本海上に発生する雪雲は芸術品と言

《天気/ 16. 4.

8

われるくらい美しいさまざまな形がでるが、 雲の形や流 れの方向が降雪量の予報に利用できる.

2.3 気候学への利用

これまでの地球上の平均雲量はわずかな観測所の観測 値をもとに推定していた.大陸はこれでも良かったが, 海洋上の島などは地形の影響でそこだけ雲量が多いの で,海洋上の雲分布の推定には必ずしも適当でない。

衛星写真を使って光学的に時間積分したり,電子計算 機内で雲の明るさを数字化して時間積分することによ り,半旬,旬,月,年平均雲量が極めて容易に得られ る.これらの資料は気候学のみならず,大循環や長期予 報にとっても利用価値の高い資料である.第10図は1968 年6月25日~29日の5日間の雲分布の積分値で梅雨前線 (寒帯前線)が日本の南半分を覆い,さらに印度の方に までのびているのがよくわかる.

さらに細かい自然地理の研究には人間衛星によるカラ 一写真が特に勝れている.

#### 3. 直面する問題点

現在気象衛星資料利用で最大の問題点は、大気の物理 量の三次元分布の推定である.気象衛星の出現は気象現 象の解明に非常な貢献をしたが、同時に多くの新たな問 題を提示した.その一つは気温や水蒸気量の,垂直,水平 分布の推定で,放射計,干渉分光計の推定値から得られ, Inverse Problem として多くの研究者が努力している.

第11図は Wark らが経験的直交関数 (empirical orthogonal function) を使って放射資料から求めた気温の 垂直分布であるが非常に良い近似である.

結語 以上低高度気象衛星の現状と利用についてごく 簡単に紹介した.それでも与えられたページ数を大分オ ーバーしてしまった.気象衛星もいちおう現業に利用で きることは証明されたが、今後は放射計とその資料解析 法の開発が強く望まれていることを付記しておく.なお この稿を書くに当っていろいろ参照文献を示さなかった が、下記の論文を参照した.

#### 参考文献

- Albert E.G., 1968: The improved TIROS satellite, 16 pp, ESSA
- Anderson R.K., E.W. Ferguson, V.J. Oliver, 1965: The use of satellite pictures in weather analysis and forecasting. WMO Tech. Note 75, 184 pp, WMO
- Boldirev V. G., 1968: The "METEOR" cosmic meteorological system, 15 pp, WMO
- Boucher, J.B., C.J. Bowley, E.S. Meritt, C.W.C. Rogers, P.E. Sherr, W.K. Widger, 1963: Synoptic interpretations of cloud vortex patterns as observed by meteorological satellites. 149 pp, ARACON Geoph. Co.
- Morel P., 1968: The EOLE programme. 7 pp, University of Paris.
- Nordberg W., 1968: Development of meteorological satellite in U.S.A., 16 pp, NASA
- Smith W.L., 1968: An improved method for calculating troposheric temperature and moisture from satellite radiometer measurements. Month. Weather Rev., 96, 387-396
- Tsuchiya K., T.Fujita, 1967: A satellite meteorological study of evaporation and cloud formation over the western Pacific under the influence of the winter monsoon. J. of Meteor. Soc. of Japan, 45, 232-250
- 土屋清,保科正男,1967:気象衛星 APT 写真から 見た西太平洋の寒帯前線・低気圧・ジェット流に 伴う雲.研究時報,19,61~73
  - -----, 1966: APT 写真に現われた豪 雨時の雲分布解析. 1966秋季気象学会発表
- , 伊熊聖一, 1968: APT 写真に現われた
   合風の雲の直径と最大風速および円形等圧線との
   関係. 測候時報, 35, 113~116
- 土屋清, 1966: 気象衛星一宇宙から眺めた地球の天 気, 189 pp, 学芸書房
- Wark D.Q., H.E. Fleming, 1966: Indirect measurements of atmospheric temperature profiles from satellites. Month. Weath. Rev. 94, 351~362
- Whitney, L.F., A. Timchalk, T.I. Gray Jr., 1966: On locating jet streams from TIROS photographs. Month. Weath. Rev., 94, 127~138