# 10 2004 年 2 月 29 日から 3 月 1 日にかけて、 久米島付近で急速に衰弱した 2 つの線状降水域の構造解析

城間恒彦、永山武彦(久米島空港出張所)、林俊宏、許田盛也、栽吉信(沖縄気象台)

#### 1 はじめに

前線や前線の前面で発生した線状降水帯が沖縄 地方へ接近中に急速に衰弱する場合がよくある。 しかし、その構造等については、「カタ型の前線」 または「暖域場の不安定」等、様々な議論があり、 衰弱の原因もよく分かっていない。

2004年2月29日~3月1日にかけて、久米島の 西海上に異なった特徴を持つ2つの線状降水帯が 現れた。いずれも前線の前面で発生した降水帯で あるが、前者はゆっくりと東進し、後者は60km/h 前後の速い速度で東進しながら共に急速に減衰し た(以後、前者をパターン、後者をパターン と区別する)。

この2つの降水帯の発生・発達・衰弱過程につ いて、環境場の特徴の把握と降水帯の構造解析を 目的に実況監視資料と気象庁非静力学モデル JMANHMを用いた調査を実施したので報告する。

なお、本調査は管内 NHM 共同調査の一環として 行った。

#### 2 2つの降水帯の特徴と環境場の特徴

#### (1)2つの降水帯の特徴

パターン は 29 日 09 時頃、東シナ海中部で発 生し、発達しながらゆっくりと東に進んだが、29 日 15 時頃から次第に弱まり、29 日 21 時頃には久 米島の西海上で衰弱した(第1図)。

パターン は1日00時頃、東シナ海中部から華 南にのびる前線の前面で発生し、発達しながら 60km/h前後の速い速度で東進したが、1日06時過 ぎから次第に弱まりだし、09時頃に沖縄本島を通 過した(第2図)。

### (2)総観場の特徴

2月29日09時の地上天気図(図省略)では、 東シナ海中部から華南にかけて停滞前線があり、 同時刻の850hPa面では、沖縄本島の西海上は、西 よりの湿った気流(湿舌)とサブHを回り込む南 西流の合流場となっている(第3図)。また、同時 刻の500hPa面を見ると(第4図)、トラフが九州 付近を通過中であり、また、大陸東岸からはリッ ジが接近している。このリッジは29日21時頃に は沖縄本島を通過した。

## (3)気象衛星画像からみた特徴

パターン の発生・発達時には、水蒸気画像の バウンダリーの特徴から、トラフの通過、衰弱時 にはリッジの接近が見られた(図省略)。

パターンの発生時の画像を第5図に示すが、 1日03時の赤外画像から、前線の活発化を示すフ ックセンスを持った雲域が見られ、ウォームコン ベヤーベルトとコールドコンベヤーベルトも解析 できる。また、同時刻の水蒸気画像から、ウォー ムコンベヤーベルトに西から進入してくる暗域が 見られ、その先端付近で対流雲列が発生した。こ の対流雲列はパターンの降水帯に対応しており、 発達しながら東進した。また、赤外画像より、対 流雲列の後面では雲域の消散傾向が確認された。

### (4)パターン、の環境場のまとめ

パターン は、大陸西岸から流入する西よりの 気流とサブHを回り込む南西流の合流場で発生・ 発達し、そのトリガーとなったのは、上空を通過 したトラフである。また、その衰弱はリッジの通 過に伴うものと推定する。

パターン は、ウォームコンベヤーベルトに進入してきた乾燥空気(暗域)の先端付近で発生し、 速い速度で移動していることから、カタ型前線か らスコールライン化したものと考える。

#### 3 気象変化からみた降水帯の特徴

パターン は弱まりながら久米島、沖縄本島を 通過した。通過前後の気象経過図及び独立行政法 人情報通信研究機構沖縄亜熱帯計測技術センター のウィンドプロファイラー(以下 NICT沖縄 WPR) から得られた特徴を述べる。

#### (1)気象経過図の特徴

第6図に名護の現地気圧と気温・露点の経過図 を示すが、パターンの通過前の1日04時頃には、 気圧の低下が見られたが、その他の気象要素には 変化はなかった。また、通過中の1日08時~09 時にかけて気圧の上昇、気温・露点の急低下、風 向の急変が見られたが、風速の強化は顕著ではな かった。また、通過後6時間程度経過してから、 緩やかではあるが、再び気圧の低下域が現れた。

# (2) NICT 沖縄 WPR の特徴

NICT沖縄WPRは名護特別地域気象観測所の北東 に位置し距離的にも近いことから(図省略)第6 図で見られた気圧低下域と上昇域及び緩やかな気 圧低下域の現れた時間帯に、NICT沖縄WPR 観測資 料(第7図)で見られる特徴をまとめた。

気圧低下域に対応して3km以下の下層で20kt 程度の西南西風及び1m/s~2m/s程度の上昇流 域が確認された。また、気圧上昇域には3km以 下の下層で強い降水に伴う下降流と50ktの西 風、緩やかな気圧低下域には2km以下の下層 で弱い気塊の下降流(図省略)が確認された。

パターン はスコールラインの特徴をよく示 しており、Houze 他(1989)のスコールライン の模式図(図省略)で、気圧低下域は模式図の メソ低気圧、気圧上昇域はメソ高気圧、緩やか な気圧低下域はウェーク・ロウに対応する。 第7図から、降水域の先端(進行方向)と後 面では風速差が30kt(約60km/h)ある。これは、 パターンの東進速度にほぼ一致する。



と水蒸気画像(下)

第7図 NICT沖縄WPR 第6図の気圧低下域、上昇域を記入。

# JMANHM による再現結果の解析 JMANHM の設定条件は次のとおりである。 【初期値/境界値/格子間隔】

パターン は、29日 00Z/28日 12Z/5km パターン は、29日 12Z/29日 00Z/5km

- 【対流パラメタリゼーション/雲物理過程】 なし / 氷相過程含む
- (1)再現結果の考察

第8図にパターンの再現結果を示す。降水強度の再現は悪いが、パターンの発生・発達・衰弱過程は良く再現できていた。

第9図にパターンの再現結果を示す。全体的に3時間程度の時間ズレはあるが、パターンの 発生・発達・衰弱過程及び東進速度については、 概ね良く再現されていた。

第 10 図にパターン の発達期(29 日 12 時)と 衰弱期(29 日 15 時)の相当温位の鉛直分布を示 す。パターン は下層 900hPa 以下で西よりの気流 ( e325K)と南西の気流( e328K)で発生し、 発達期には上層発散・下層収束が顕著であり、反 対に衰弱期(図略)にはそれほど顕著ではなかった。

第 11 図にパターン の発達期(1日06時)と 衰弱期(1日12時)の相当温位の鉛直分布を示す。 パターン は前線に対応する雲域の前面で発生し ており、中層から下層に流入する約315Kの低相当 温位(乾燥)の先端で発達していた。また、NICT 沖縄WPRで見られた強い降水域の下での50kt程度 の西風も再現されている。また、第9図の発達期 の地上気圧分布から、対流性降水の強い部分に対 応して、その前面でメソ低、直下でメソ高が再現 されていたが、ウェーク・ロウは明瞭ではなかっ た。 衰弱期(図略)には、中層からの乾燥空気の移 流が更に強まり、3km以下の層で約315K程度の低 相当温位の拡大が確認された。

- 5 まとめと考察
- (1)環境場について

パターン は、大陸南岸の西よりの気流とサブ Hを回り込む南西流との合流場で発生した。また、 その発生・発達及び衰弱のトリガーとなったのは、 上空を通過するトラフとリッジである。

パターン の発生・発達は、中層から流入した 乾燥空気の先端付近で発生した。また、その発達 は乾燥空気の移流による対流不安定の強化による ものだが、その衰弱についても乾燥空気の移流に よる対流抑制が関与していると考える。

(2) 2つの降水帯の特徴について

パターン が発生した環境場は、茂木他(2004) の水蒸気前線と良く似た特徴を持っていた。

パターン はカタ型の降水帯であり、東進する につれて、次第にスコールラインの特徴を備えて いったと推定する。

#### (3) JMANHM の再現について

降水粒子の蒸発効果を除く感度実験を行った結 果、降水強度の弱まりが見られたが、東進速度や 降水帯の形態に変化は見られなかった。このこと は、沖縄付近はもともと下層が湿っており、一般 的なスコールラインで見られる下層での冷気プー ルの形成やガストフロント通過時の風速の強化も 顕著ではないと考える。従って、中層から流入し た乾燥空気がガストフロントの東進速度を追い越 してしまい、その結果、中層が広く乾燥空気に覆 われ対流が抑制され降水が弱まったと推定される。



