# XRAIN雨量データの現状と品質向上への取り組み

水田 奈緒美1・武中 英好2・佐野 哲也1・深見 和彦3

<sup>1</sup>(一財)河川情報センター 河川情報研究所 研究第1部研究員 <sup>2</sup>(一財)河川情報センター 河川情報研究所 研究第1部主任研究員 <sup>3</sup>(一財)河川情報センター 河川情報研究所 研究第1部長

水災害をもたらす雨を監視するために、国土交通省はXRAIN(eXtended RAdar Information Network)と呼 ばれるXバンド及びCバンドマルチパラメータ(MP)レーダ雨量計ネットワークを構築し、降雨観測とCX合 成雨量の作成と提供を行っている.本報文では、XRAINの雨量データの品質向上の取り組みとして、雨の 構造に関する科学的知見とレーダの技術的知見に基づく、MPレーダ雨量計の観測データの品質管理、CX 合成雨量の合成手法の改良を提案し、水位予測への活用に着目し、精度維持及び品質向上の重要性につい て、報告する.

Key Words: XRAIN, 雨, MPレーダ雨量計, データ品質管理, CX合成雨量, データ活用.

#### 1. はじめに

近年, 頻発する大雨により河川の氾濫や内水氾濫, 土石流災害等が引き起こされている.その中で河川 の氾濫は,流域にもたらされる雨による水位の上昇 に伴い発生する.河川上流域に広範囲に継続した多 量の降雨があれば,中・下流域で河川の水位が増加 し,やがて越水・決壊が発生することがある<sup>1)</sup>.一 方,局地的な短時間大雨に伴って水位が急激に増加 し,雨の降り始めからごくわずかな時間で越水・浸 水が発生した事例も報告されている<sup>2)</sup>.これらは, 地上にもたらされる雨の降り方と分布,すなわち, 雨の特性の違いによる河川水位の応答の違いを示す. よって,河川管理や流域治水において,出水時の河 川水位の現況監視やその変動の特性把握において, 雨の特性に着目することが重要である.

雨の特性を捉える観測機器に、レーダ雨量計がある<sup>3)</sup>. レーダ雨量計はアンテナからの電磁波の送受 信によって雨の位置とその強度を観測するリモート センシング機器である.アンテナの設定により、上 空から地上付近まで、広い範囲の雨を対象とした観 測が行える.現在、国土交通省水管理・国土保全局 (以下,水局)では、全国の地上付近の雨の状況把握 を主目的として、一般的な単偏波レーダ雨量計より も進化した、二重偏波機能を有するマルチパラメー タ(MP)レーダ雨量計のネットワーク「 eXtended RAdar Information Network (XRAIN)」を構築し、高 密度かつ高精度な降雨観測を実施しており、その雨 量データの河川管理への活用が期待されている.

本報文では、XRAINの雨量データの河川管理への 活用促進を目的とした、MPレーダ雨量計の観測デ ータの品質管理、合成雨量の作成に関する技術開発、 及び水位予測等へのデータ活用について報告する. 本報告にあたり、雨の特性に係る雨の構造と、それ を観測するレーダの概要について紹介する. 雨のレーダ観測やそれから得る降雨強度の評価と 関連する技術開発は、雨の構造に関する科学的知見 と、レーダに関する技術的知見に基づいている.

#### 雨の構造の概要

雨には大きく分けて2つのタイプがある<sup>4)</sup>. 1つは, 乱層雲からもたらされる層状性降雨である(図-1a). 層状性降雨は,数十から数百kmの水平スケールを 持ち,高層から落下する氷晶または雪片が0℃高度 を超える際に融解して雨滴となって地表に落下する 特徴を持つ.数多くのやや粒径の小さい雨滴が一様 に広がる特徴により,概ね一様の降雨強度となるが, 雨滴の粒径と数の変動により強雨域と弱雨域が形成 される.

もう1つは,積乱雲によってもたらされる対流性 降雨である(図-1b).局所的に数kmから十数kmの水 平スケールで下層から持ち上げられた水蒸気が凝結 して雨滴が形成する.水蒸気の凝結に伴って強化さ れた上昇気流により,雨滴が0℃高度より上層に運 ばれて霰(あられ)そして雹(ひょう)へと成長する. 成長した霰や雹は自由落下をはじめ,0℃高度を通 過後に融解して雨滴となり,地表へ向かって落下す る.大小様々な粒径の雨滴が局所に集中することと, この過程が十数分の短時間に生じることで,局地的 短時間大雨が発生する.

以上の2つのタイプの雨に共通することは、上空 で雨滴が形成されることと、落下する雨滴の粒径の 変動とその数の変動により、降雨強度とその鉛直分 布が変化することである.これらは、降雨の出現や 発達、及び降雨構造の形成と維持に寄与し、地上で の雨の降り始めと降り方、及び量の決定につながる.

#### (2) レーダ観測の概要

レーダは,前述の雨の特性を捉えるのに適したリ

#### 2. 雨の構造とレーダ雨量計



図-2 レーダ観測の模式図.

モートセンシング機器である.

一般的な地上型単偏波レーダでは,パラボラアン テナから雨域に向かって、水平方向に電界の振動す るパルス状の電波(水平偏波,パルス波)を送信し, 雨域で後方散乱されたパルス波を受信する(図-2). パルス波の送受信の時刻差から雨域の位置を得る. パラボラアンテナを水平方向に回転すること、そし て仰角を上げることで、雨域の3次元的な分布を観 測することができる. そして受信したパルス波より 反射強度(エコー強度,Z)を得る.Zは、雨域の雨滴 粒径分布、すなわち雨滴の粒径とその個数の分布の 情報を含む5). これにより,降雨強度とその分布を 推定することができる.図-3は、レーダ雨量計の複 数仰角の3次元観測から得たZの鉛直分布図である. 図-1aに特徴を示した層状性降雨の構造(図-3a)と、図 -1bに示した対流性降雨の発達期と成熟期の降雨構 造の変化(図-3b)を捉えている.

雨域のレーダ観測において、雨滴で強く散乱する 周波数帯の電波の選択が重要である. 粒径が0.5~ 5mm程度の雨滴は、Xバンド帯(波長約3cm)、Cバン ド帯(波長約5cm)及びSバンド帯(波長約10cm)の電波 を強く散乱し、その強さは粒径と比例関係にある<sup>5)</sup>. このため、これら周波数帯が選択される(図-4). な お、短波長ほど散乱が強く、長波長ほど気象による 電波減衰の影響に強い.

最近では,水平偏波と垂直方向に電界の振動する



図-4 各周波数帯の 図−5 水平偏波と垂直偏波の雨 電波の模式図. 域への送信の模式図.

垂直偏波の送受信による二重偏波レーダが雨の観測 に採用されている.二重偏波レーダは,主に降水粒 子の軸比に関する情報を得ることができる(図-5)<sup>5)</sup>. 例えば雨域にて,本来球形の雨滴は,大気中を落下 するとき空気抵抗を受けて,饅頭のような形状とな り,大きい粒径ほど顕著になる(図-5).その度合い を,二重偏波レーダは軸比の傾向として観測し,そ れより平均的な雨滴の粒径を推定できる.このこと から,より実際の雨滴粒径分布の状況を含む観測値 を用いた降雨強度推定の精度向上が期待される<sup>の</sup>. なお,二重偏波レーダは降水に関する様々なパラメ ータを取得することから,「マルチパラメータレー ダ(MPレーダ)」とも呼ばれる<sup>5)</sup>.

雨の分布は時空間的に常に変化する.したがって, 河川管理目的に必要な雨の情報を得るには,それに 見合う雨の着眼点(時空間分解能・精度,観測高度 等)を見定めた上で,前述した雨の構造と発達やレ ーダ観測技術に関する知見に基づいた観測・解析項 目とその手法及び観測体制の整備が必要である.

#### 3. レーダ雨量プロダクト

水局は、河川・道路管理のために必要な全国の地 上付近の降雨の定量的な把握のため、全国にレーダ 雨量計を配備し、各レーダ雨量計で降雨観測により 得られるパラメータから降雨強度を推定している. また、各レーダ雨量計の降雨強度を合成することで、 Cバンド帯のレーダ雨量計によるCバンドレーダオ ンライン合成雨量データとCバンドレーダ同時刻合



図-6 レーダ雨量計の設置位置と定量観測範囲. (a) C バンド(赤円)と CMP(青円). 定量観測範囲は半径 120km 以内. (b) XMP(青円). 定量観測範囲は半 径 60km 以内.

成雨量データ(それぞれ, Cオンライン雨量とC同時 刻雨量, まとめてCバンド合成雨量), CバンドMPレ ーダ雨量計(CMP)とXバンドMPレーダ雨量計(XMP) によるC バンド MP レーダ・X バンド MP レーダ合 成雨量データ(CX合成雨量)を作成している<sup>7)</sup>.

### (1) 国交省水管理・国土保全局のレーダ雨量計

水局は、9基の単偏波(水平偏波)観測のCバンドレ ーダ雨量計(CR)、17基のCMP、そして39基のXMP のレーダ雨量計を全国に配備して運用している(図-6). それぞれのビーム方向の探知距離より、所定の 雨量観測精度を確保すべき定量観測範囲と、観測精 度は劣るが雨域移動監視等に活用できる定性観測範 囲を定めている. Cバンドレーダ雨量計(CR, CMP) とXMPの定量観測範囲はそれぞれ120kmと60km,定 性観測範囲は300kmと80kmである. 観測仰角は、レ ーダ毎に定量観測域で可能な範囲で地表付近の雨を 観測できるようにCRで5分毎3~4仰角、CMPは2分 毎2仰角としている. XMPは、図-1bのような対流性 降雨の検知も目的として、2分毎2仰角の地表付近の 雨観測に加えて、5分毎12仰角の立体的な3次元観測 を両立させて実施している.

#### (2) レーダ雨量計の観測データによる降雨強度推定

従来レーダ観測で得る降雨強度Rは、反射強度Zを 用いたZR法( $Z = BR^{\theta}$ )により推定される.  $B \geq \beta$ は雨滴 粒径分布に関する独立でないパラメータである<sup>5)</sup>. しかし $Z \geq R$ の関係は、雨毎(雨滴粒径分布の特徴 毎)に変化するため、 $B \geq \beta$ の組み合わせが多数存在 する<sup>5)</sup>. そして実観測において、Zは強雨による電波 減衰に伴う電力損失の影響を受ける.以上がレーダ 観測による降雨強度推定の大きな問題となっている.

上記の問題の解決にあたり,MPレーダ雨量計観 測による偏波間位相差変化率Kopを活用した降雨強 度推定が注目されている.Kopは,水平偏波と垂直 偏波それぞれが降雨を通過した時に生じる伝搬速度 の低下による位相遅れの差(偏波間位相差Φop,図-7) のビーム方向の変化率であり,落下する雨滴の粒径 と相関の高い雨滴の軸比とその個数により支配され



表-1 Cバンド合成雨量とCX合成雨量の諸元.

	Cバンド合成雨量	CX合成雨量
レーダ雨量計	CR(9基) CMP(17基)	XMP(39基) CMP(17基)
降雨強度推定パラメータ	<i>Z</i> (C) <i>Z</i> , <i>K<sub>DP</sub></i> (CMP)	K <sub>DP</sub> , Z
空間解像度	1km	250m
データ出力時間間隔	5分	1分
合成方法	合成テーブルに 基づくデータの 割り当て <sup>9)</sup>	複数データの 距離・高度重み づけ平均 <sup>10),11)</sup>
地上雨量による補正	あり <sup>9)</sup>	なし

る<sup>8)</sup>. 例えば、両偏波が大粒径の雨滴が多数存在する雨域を通過する場合、水平偏波の位相遅れが垂直偏波と比べて大きくなることで $\Phi_{DP}$ は大きくなり、 *KDP*は増加する.また、 $\Phi_{DP}$ は短波長ほど高い感度で測定できるため、*KDP*の感度はXMPの方がCMPと比べて高いとされる(図-4).

*K*<sub>DP</sub>を用いた降水強度*R*の推定方法を,*R*-*K*<sub>DP</sub>法 (*R*=*aK*<sub>DP</sub><sup>b</sup>)と呼ぶ.*a*と*b*は雨滴粒径分布毎に得られ る独立でないパラメータである<sup>5</sup>).しかし*R*-*K*<sub>DP</sub>法の *a*と*b*の組み合わせは,*ZR*法の*B*とβに比べて雨毎の ばらつきは小さく,*K*<sub>DP</sub>で推定した降雨強度は,*Z*で 推定したものと比べて精度が高い<sup>6</sup>).また,*K*<sub>DP</sub>は位 相情報なので電力減衰の影響はないため,電力減衰 による過小評価も生じない<sup>8</sup>).

水局の各レーダ雨量計において、ZR法による降雨 強度推定は、定量観測範囲内の地上雨量とレーダ雨 量計の降雨強度を時間積分した雨量との比較により 算出した $B \succeq \beta$ の組み合わせを設定して行う.加えて、 水局のMPレーダ雨量計では、R-K<sub>DP</sub>法による降雨強 度推定を、雨滴の散乱計算より得られた、XMP、 CMPそれぞれ統一の $a \succeq b$ の組み合わせを設定し、系 統的誤差も考慮して行う.なお、いずれの降雨強度 推定において、観測時の降雨状況に対応したパラメ ータの逐次変更は行わない.

#### (3) Cバンド合成雨量(従来のレーダ合成雨量)

Cバンド合成雨量は、全国の定量的な地上付近の 降雨情報の提供を目的とした合成レーダ雨量プロダ クトである. CR及びCMP計26基の降雨強度(1仰角 データに編集)を、あらかじめ割り当てられたCバン ド合成雨量の座標系の格子点(空間解像度 1km)に当 てはめて合成する. 合成した降雨強度は、雨量換算 された降雨強度と国交省各局や気象庁、自治体等が



図-8 MP レーダ雨量計の観測範囲.赤色/橙色は XMP の定量/定性観測域.青色/緑色は CMP の定量/ 定性観測域. ムは XMP, 口は CMP の設置位 置.四角は CX 合成雨量の分割域.

所管する約1万地点の地上雨量との雨量比を用いて, 地上の雨の状況に合わせるように補正される<sup>9</sup>. Cオ ンライン雨量は5分毎のリアルタイム配信データで あり,対象時刻前の地上雨量を用いて補正を実施す る.一方,C同時刻雨量は5分毎の非配信データであ り,対象時刻前後の地上雨量を用いた補正を事後処 理で実施する.Cバンド合成雨量の精度は,地上雨 量の補正により維持される.

#### (4) CX合成雨量(XRAINのレーダ合成雨量)

CX合成雨量は、人口密集域での短時間大雨の出 現の監視を主目的に配備された39基のXMPに、CR から更新されるCMPを加えたMPレーダ雨量計ネッ トワーク「XRAIN」(図-8)において作成される,高 時空間分解能かつ高精度の地上付近の降雨情報の提 供を目指した合成レーダ雨量プロダクトである.こ のプロダクトを「XRAIN」と呼ぶことがあるが、正 確には「XRAIN」で作成された「CX合成雨量」で ある. 合成方法について, CX合成雨量の座標系の 格子点(空間解像度 0.25km)の降雨強度は、その格子 点を中心とする指定された水平方向の範囲内の上空 での、各MPレーダ雨量計観測からZR法及びR-KDP法 で得る降雨強度の距離・高度重みづけ平均により, 推定される10,11). 以上を1分毎にリアルタイムで処 理し, 配信される(表-1). CX合成雨量は, MPレー ダ雨量計の高精度な降雨強度推定により、地上雨量 の補正なしでの精度の維持が期待される.

#### (5) CX合成雨量の精度検証

CX合成雨量の精度を、日本全国を分割した5地域 (図-8、沖縄を除く)毎に、Cオンライン雨量との相対 比較により検証した.精度検証にあたっては、分割 地域毎に選定した2020年の3つの主要降雨事例を対 象として、定量観測域内の地上雨量との比較による 精度指標値(総雨量比と相関係数)を用いた(図-9)<sup>12)</sup>. CX合成雨量の総雨量比は、北海道を除いて、Cオン



<u>i 100 200 300 500 (mm)</u> 図−10 九州域の 2020 年 7 月 7 日 24 時間積算雨量図. ●は菊鹿地上雨量観測点.



図-11 菊鹿地上雨量観測点の 10 分値雨量の時間変化. 灰色 棒は地上雨量,水色線と赤線はそれぞれ観測点直上の 格子点の 10 分値換算 C オンライン雨量と CX 合成雨 量.期間は 2020 年 7月 7日 0 時から 8日 0 時まで.

ライン雨量と同等以上であることを示した.相関係 数は、すべての地域でCX合成雨量の方が良好であ ることを示した.以上より、CX合成雨量は地上雨 量を用いた補正がなくても、Cオンライン雨量と同 等以上の精度を確保していることを確認した.東北 域、北海道域ではCMP、XMPによる地上付近の降 雨観測が進展すれば、精度の向上が期待できる.

大雨に着目した事例として,MPレーダ雨量計の 整備が完了している九州域での2020年7月7日24時間 積算のCオンライン雨量とCX合成雨量図を図-10に 示す.両者を見ると分布,量ともに大差はなく,実 際に総雨量比で見ても全体として差はなかった.強 雨を観測した菊鹿地点の10分値地上雨量とその直上 の格子点の両合成雨量の降雨強度の10分値積算雨量 の時間変化を図-11に示す.Cオンライン雨量では極 端に大きい雨量の過大評価が見られたが,CX合成 雨量は概ね地上雨量と同等の変動を示した.これは, 個別の大雨において,CX合成雨量が良好な精度を 確保できている例の1つである.



図-12 東北地域の(a)CX 合成雨量と(b)C オンライン合成雨 量の降雨強度分布図. 涌谷 XMP の(c) 降雨強度, (d)速度幅, (c)水平偏波受信電力(MTI 処理有), (f) 水平偏波受信電力(MTI 処理無). 日時は 2019 年 10 月 12 日 21 時.

#### 4. XRAIN雨量データの品質向上への取り組み

#### (1) MPレーダ雨量計の観測データの品質管理

CX合成雨量の高い精度の維持において,合成前 の各MPレーダ雨量計の機器状況(点検,障害の有無 等)と観測状況(観測値の状況等),及び降雨強度の精 度の確認は必須である.MPレーダ雨量計から得る 降雨強度の精度は,地上雨量との精度指標値の比較 検証等により評価し<sup>12)</sup>,低精度であった場合,各観 測値の確認や気象状況の調査,降雨強度推定の手法 の確認を通じて精度向上に向けた改善策を提案する. さらに,CX合成雨量の画像分析により,精度指標 値では捉えられない,精度の低下を引き起こす異常 の抽出とその対応策の提案も行っている.ここでは, その一例を紹介する.

2019年10月12日の東北地域のCX合成雨量の画像 より,不自然に降雨強度の小さい降雨分布が確認さ れた(図-12aと12b). 合成前の涌谷XMPレーダ雨量計 の降雨強度の分析より,大きい降雨強度の中に Omm/hの領域が存在することが分かった(図-12c). また,その領域に対応して,ビーム方向の風速を観 測するドップラー速度Vの品質に係る観測パラメー タ,ドップラー速度幅Wが,異常値としてデータ棄 却されていたことが分かった(図-12d).

レーダ雨量計のエコーの処理機能に,受信強度と 位相情報から障害物のエコーを除去する機能

「Moving Target Indicator(MTI)」がある.水平偏波 の受信強度について,MTI処理の有無それぞれの分 布図を見ると(図-12eと12f),MTI処理有では,MTI 処理無で降雨が観測されている範囲で不自然な除去 が見られ,それはWの棄却の範囲と概ね一致した(図



図-13 (a)放射状エコー,(b)非降水エコーの例. -12d). MTI処理において,Wの異常値と同じ範囲で, 障害物エコーの存在と判別したものと考えられる.

この不自然な降雨域の除去が、後のデータ解析の 過程で異常として認められず、降雨として有効なデ ータ、すなわち0mm/hの降雨として処理されていた. このことがCX合成雨量の降雨強度の過少要因と考 えられた.対策として、MTI処理有無それぞれの水 平偏波の受信強度を比較し(図-12eと12f)、MTI処理 無にデータが存在する領域で、MTI処理有では欠測 の場合は異常が生じているものとして、その領域に フラグを立てる処理を提案した.それにより、CX 合成雨量作成時にその異常域は無効値として扱われ、 他のレーダの降雨強度との合成に用いられず、過小 評価は回避されると考える.

また、CX合成雨量の画像にて、放射状エコーや 降雨強度の極めて小さい非降水エコー等の異常エコ ーが確認されることがある(図-13).これらは主に、 MPレーダ雨量計にて観測時の気象状況や機器状態、 及び周囲状況により突発的に出現するノイズデータ である.それらは、信号処理にて除去処理を行うが 十分に除去しきれない場合がある.この場合につい ては、CX合成雨量の使用における留意事項として データ配布及び配信時に周知を実施する.

#### (2) CX合成雨量の合成手法の改良

CX合成雨量は、地上付近の雨についての高精度 な雨量情報の提供が期待される.その一方で、現在 の合成手法において、対象とする雨の降雨構造によ って、CX合成雨量が過小評価となる場合があるこ とが分かってきた.

#### a) 下層での多量の降雨と地形性降雨

2019年10月12日に、関東地域は台風19号の通過に 伴い大雨がもたらされた.24時間積算地上雨量では、 平野域の府中で289mm、山岳域の御岳山で605mm、 箱根で922.5mmであった.Cオンライン雨量とCX合 成雨量の24時間積算雨量分布図を見ると、CX合成 雨量の積算雨量は、Cオンライン雨量と比べて過少 傾向で、特に山岳域で大幅な過少であった(図-14). 前述の3点の地上雨量との比較でも同様であった.

CX合成雨量の過少の要因について、ビーム(電波の最も強い照射方向)高度と雨の鉛直分布に着目する.平野域の過小評価について、府中付近の降雨を例に、新横浜XMPレーダ雨量計の3次元観測で得られたKopの24時間積算分布図を図-15に示す.Kopの大小は降雨強度の大小と対応し、図-15は府中付近を通過した台風19号に伴う降雨の24時間積算値の水



1 50 100 200 300 500 8001000 (mm)

図-14 関東地域の 2019 年 10 月 12 日 24 時間積算雨量図. (a) Cオンライン合成雨量,(b) CX 合成雨量.四角 は CX 改良合成雨量の作成範囲.



図-15 新横浜 XMP の 3 次元観測による 2019 年 10 月 12 日 K<sub>DP</sub> の 24 時間積算分布. (a) 高度 1.5km の水平分 布. 黒線は 500m 毎の等高線. (b) (a)中の黒線に沿 う鉛直分布. 黒の陰影は地形. 赤線,緑線,水色 線はそれぞれ新横浜 XMP, 関東 XMP, 三ツ峠 CMP より照射されたビーム高度.



図-16 香貫山 XMP の 3 次元観測による KDP の時間積算分 布.時間は 2019 年 10 月 12 日 0 時から 21 時ま で. (a) 高度 1.5km の水平分布.黒線は 500m 毎の 等高線. (b) (a)中の黒線に沿う鉛直分布.黒の陰 影は地形.赤線と水色線はそれぞれ香貫山 XMP と三ツ峠 CMP より照射されたビーム高度.

平,鉛直分布の特徴を示す.高度2km以下に多量の 雨が存在する分布であり、この台風の雨の特徴とさ れる下層ほど雨が多い特徴を示した<sup>13)</sup>.このような 雨に対して,新横浜XMPと関東XMPからの定量観 測域のビームは高度2km以下の雨の集中している箇 所を通過した.その一方で、三ツ峠CMPからの定量 観測域のビームは、高度2kmより上空の雨の少ない 箇所を通過した.

山岳域の過少評価について、箱根付近の降雨を例 に、香貫山XMPの3次元観測で得られたKopの時間積 算分布図を図-16に示す.箱根が位置する山岳の上 空で、高度2km以下に多量の雨が存在する分布であ ることが分かる.これは、台風に伴う上空の雨雲か ら落下する雨滴が山岳で発生した低層雲の雲粒を捉 えて成長することによる降雨の増幅と考えられる<sup>4</sup>. このような雨について、香貫山XMPからの1本の定



図-17 CX 合成雨量の改良合成手法の模式図. 太い紫破線 は最低ビーム高度,細い紫破線は最低ビーム高度 より 0.5 km 上の高度.



○1 50 100 200 500 500 500 1000 (mm) 図-18 多摩川水系における改良 CX 合成雨量の 2019 年 10 月 12 日 24 時間積算雨量図.範囲は図-14 中 の四角と同じ.赤破線は多摩川水系境界.



図-19 御岳山地上雨量観測点の10分値雨量の時間変化. 灰色の棒は地上雨量,青線と赤線はそれぞれ10分 値に換算した観測点直上のグリッドのCX合成雨量 と改良CX合成雨量.期間は2020年7月7日0時 から8日0時まで.

量観測域のビームのみが高度2km以下の雨の多い箇 所を通過し、三ツ峠CMPからのビームが高度2kmよ り上空の雨の少ない箇所を通過した.

なお,府中と箱根それぞれの上空では,遠方の MPレーダ雨量計から照射された定性観測域のビー ムが複数本通過する.

以上から、CX合成雨量の過少評価は、対象とした降雨が、平野域、山岳域ともに高度2km以下に多量の雨が存在する降雨構造であったのに対して、合成において、地上付近の雨を反映する高度2km以下の雨量データだけでなく、雨の少ない高度2kmよりも上空をも含めた雨量データを距離・高度重みづけ平均したためと考えられる.

#### b)XMP及びCMP降雨強度の合成手法の改良の提案

合成雨量が高い精度で地上付近の雨量を示すには、 雨の鉛直分布の影響を小さくし、地上付近の雨の XMP及びCMPの降雨強度を優先して合成に用いる ことが重要である.そこで、可能な限りの地上付近 のデータ活用を念頭に、合成する直交座標系の各格 子点について、上空の定量観測域のビームが通過す る最低高度を基準とし、そこから0.5km以内の上空 を通過するXMPまたはCMPの定量観測域のビーム の降雨強度を合成する方法を考案した(図-17).この 方法を用いて、多摩川水系を対象領域として、同期 間について改良CX合成雨量を作成した.このデー タより作成した同日の24時間積算雨量分布図を見る と、全体的に過小傾向が改善するのが見られた(図-18).御岳山での10分値雨量の時間変化をみると、 改良CX合成雨量は現行のCX合成雨量と比べて、地 上雨量により近づくのが分かった(図-19).

以上より,改良CX合成雨量は,可能な限り地上 付近のデータを用いることで,過少評価を抑えるこ とができ,地上雨量との比較において量的に高精度 を維持できることを示した.

#### c)改良手法の適用における留意点

今回示した改良手法における,地上付近の降雨としての降雨強度の精度の維持と向上において,地上付近の雨を対象としたビーム高度の分布と,電波消散等による観測不能に対する他のXMPやCMPによる重複観測によるフォローが重要である.しかし,図-15と図-16のように,雨の構造により他の観測が地上付近の雨を反映しない降水をフォローする場合がある.そして,CMP観測の降雨強度は,Kop等の観測の感度の違いにより,XMP観測のものと比べて精度が低下する.これらの解決には,仰角設定の変更やレーダ雨量計の再配置,そして外部の雨量データによる補正が考えられる.

#### 5. CX合成雨量の精度が水位予測に与える影響

CX合成雨量は、使用に際して留意すべき点が残っているが、今後の河川管理における主要な水文情報としての活用が期待される.ここでは、河川の水位予測への活用に着目し、現況値となるCX合成雨量の精度が水位予測へ与える影響を評価し、CX合成雨量の精度維持及び向上の重要性を確認する.

本検討では、初期値設定に実績(観測)水位の同化 を導入し、水位計算にCX合成雨量を入力とした土 研分布型流出モデルの流出計算と粒子フィルタ法に より得る、推定される真値に近いと考える河道へ流 入する水分量を入力とする、1次元不定流モデルに よる河川水位の予測計算<sup>(4)</sup>を行い、雨量の精度の違 いによる水位予測の違いを調査した.水位予測は10 分毎に実施し、その都度実績水位の同化と河道へ流 入する水分量の設定を行う.使用モデルと計算方法 は国交省リスクラインで用いられているものである <sup>(4)</sup>.なお、予測雨量の入力は実績雨量とし、完全予 測として検証した.対象流域は九州の菊池川水系 (図-20)で、各モデルの計算にかかるパラメータは、 本検討に向けた同定を行わず既存の設定を用いた.

現況値となるCX合成雨量は、2020年7月5日から8 日の大雨事例を対象とした.この事例の総雨量比は



図-20 菊池川水系の河道図と CX 合成雨量の時間積算雨 量分布図. 〇口はそれぞれ地上雨量観測点での 相関係数と総雨量比. 期間は 2020 年 7 月 5 日



図-21 広瀬の 1 時間毎の実績水位と予測水位, 10 分毎の 広瀬上流域の CX 合成雨量の平均降雨強度. (a)ケ ース 1, (b)ケース 2.

1.0~1.4程度,相関係数は0.9以上であった.CX合成 雨量は量的にはやや過大であったが,ばらつきが小 さいことから時間変化の傾向は地上雨量とほぼ同等 と言える(図-20).この実績雨量を入力とした計算を ケース1とする.

CX合成雨量の精度が水位予測に与える影響を示 すため、今回は過小なCX合成雨量を入力とした水 位計算結果を比較対象とする.雨量については、一 様に0.586倍(令和2年度の九州地整管内における一級 水系主要降雨検討における最小の総雨量比)を与え た仮想的な実績雨量を入力するケース2を設定した.

着目するのは、実績水位と2ケースの予測水位の 時間変化の違いである.水系の上流域に位置する広 瀬観測地点における,実績水位と予測水位,及び上 流域の平均降雨強度を見る(図-21).水位は1時間毎, 上流域の平均降雨強度は10分毎である.ケース1に おいて(図-21a),実績水位で見られた7月6日18時以 降の3つそれぞれのピークを挟む水位の時間変化を, 出現時の3~5時間前の状況を初期値とした水位予測 は、概ね良い精度で計算できているといえる、一方、 ケース2をみると(図-21b),特に最初の2つのピーク に向けての水位の急上昇を予測できていない. また 1つ目のピーク後に予測水位が下がりきる前に再び 上昇する予測も見られた.これは、過小なCX合成 雨量を入力としたケース2では、土研分布型流出モ デルにおいて河道へ流入する水分量が推定される真 値と大きく異なり, 粒子フィルタ法によるフィルタ

リングを用いても河道へ流入する水分量が推定され る真値に近づけなかったことを反映している.以上 の結果は,現況値となるCX合成雨量の精度低下が 予測水位の計算結果に与える影響の一例を示し,的 確な洪水予報におけるCX合成雨量の継続した品質 管理及びさらなる精度向上の重要性を示す.

#### 6. CX合成雨量の活用促進に向けて

CX合成雨量は、一般向けの情報提供として、 Webページ「国土交通省川の防災情報」の「レーダ 雨量(XRAIN)」にて、リアルタイムで画像配信が行 われている<sup>15)</sup>.同ページ掲載の各種河川情報とあわ せた、降雨と河川状況の把握、そして出水時の対応 決定への活用が期待される.また、CX合成雨量の 数値データは、国土交通省が実施する水防災オープ ンデータ提供サービス<sup>10</sup>を通じて配信されており、 民間業者等の河川管理事業へのCX合成雨量の活用 促進が図られている.

#### 7.まとめ

本報では、国土交通省XRAINのMPレーダ雨量計 の観測データの品質管理と、CX合成雨量の合成手 法の改良の提案を示した.そして、現在のCX合成 雨量を用いた水位予測にて、河道へ流入する水分量 の精度が、粒子フィルタ法による推定される真値の 探索を用いても、CX合成雨量の精度に強く影響さ れることを示した.以上より、XRAINの雨量データ の河川管理の活用に向けて、その品質管理、及び解 釈と活用手法の開発が必要とされる.今後も河川管 理への活用促進に向けて、雨の科学的知見とレーダ の技術的知見の蓄積を含め、XRAINの雨量データの 品質管理と利活用に関する技術開発を推進する.

#### 参考文献

- 1) 横木裕宗ほか, 2020: -Editorial- 特集『令和元年風水害 報告特別企画』, *土木学会論文集B1 (水工学)*, **76**, 1 53-158.
- 関根正人ほか、2017: 森ヶ崎処理区を対象とした2013 年7月23日豪雨時の都市浸水の再現計算とその精度 検証、土木学会論文集B1(水工学)、73,I 1459-I 1464.

- 3) 中尾忠彦, 2017:レーダで洪水を予測する, *成山堂書店*, pp.167.
- 4) Houze, R. A. Jr., 1993: Cloud Dynamics, *ACADEMIC PR* ESS, pp.570.
- 5) 深尾昌一郎, 浜津享助, 気象と大気のリモートセンシ ング(改訂 第2版), *京都大学学術出版会*, pp.501.
- Maki, M., et al., 2005: Effect of Natural Variations in Rai n Drop Size Distribution s on Rain Rate Estimators of 3 c m Wavelength Polarimetric Radar, *J. Meteo. Soc. Japan.*, 83, 871-893.
- 水文観測業務規程細則,国土交通省 水文水質データ ベース, http://www1.river.go.jp/kitei\_saisoku.pdf (2021 年 10 月 22 日閲覧)
- Park, S. G., et.al., 2005: Correction of Radar Reflectivity and Differential Reflectivity for Rain Attenuation at X Ba nd. Part II: Evaluation and Application, *J. Atom. Ocean. T ech.*, 22, 1633-1655.
- 9) 財団法人 河川情報センター, 2004: レーダ雨量計全国 合成システム 運用監理指針(案), 財団法人 河川情 報センター, pp.331.
- 土屋修一ほか、2015: 降雨減衰補正と合成雨量作成手 法の改良のよる XRAIN 観測雨量の精度向上, 土木学 会論文集 B1 (水工学), 71, I\_457-I\_462.
- 若松聡, 佐藤宏明, 2016: XRAIN 拡大試行版 ~公開 までの取組み~, 平成28 年度 河川情報シンポジウム 講演集, 5-1-5-8.
- 国総研資料, 2016: 第 909 号「XRAIN 雨量観測の実用 化技術に関する検討資料」(http://www.nilim.go.jp/lab/ bcg/siryou/tnn/tnn0909pdf/ks0909.pdf 2021 年 10 月 5 日 閲覧)
- 13) 竹見哲也, 2019: 台風 19 号の特徴と豪雨発生の気象状況, 令和元年台風第19 号に関する緊急報告会, 日本学 術会議, 2019年12月24日.(https://janet-dr.com/050\_sai gaiji/2019/191224/20191224.html 2021年9月21日閲覧)
- 14) 土屋修一, 2019:新しい洪水予測手法:水害リスクライン, 令和元年度第1回河川研究セミナー河川財団 (https://www.kasen.or.jp/study/tabid325.html 2021 年9月30日閲覧)
- 国土交通省 川の防災情報(https://www.river.go.jp/ 20 21年9月30日閲覧)
- 16) (一財)河川情報センター水防災オープンデータ提供 サービス (http://www.river.or.jp/koeki/opendata/index.ht ml 2021年9月27日閲覧)

# Approach to accuracy improvement of rainfall intensity observed by multi-parameter radars in XRAIN of MLIT

## Naomi MIZUTA, Hideyoshi TAKENAKA, Tetsuya SANO and Kazuhiko FUKAMI

The Ministry of Land, Infrastructure, Transport and Tourism (hereinafter referred to as the "MLIT") has established a multi-parameter (MP) radar network to monitor rainfall which causes water-related disasters. This network is called XRAIN (eXtended RAdar Information Network), which is composed of X-band MP radars (XMPs) and C-band MP radars (CMPs). The MLIT observes the rainfall using CMPs and XMPs and provides the composite radar rainfall information, 'the C-X composite rainfall' in XRAIN. In this study, based on the scientific knowledge on rain and the technical knowledge on radars, we propose the quality control of data observed with the MP radars, and the improvement of the methodology to form the C-X composite rainfall. We also report that it was recognized to be important to maintain accuracy and quality of the C-X composite rainfall after utilizing the C-X composite rainfall in the water level prediction.