ゲリラ豪雨の早期探知と危険性予測システムの開発と さらなる高度化に関する研究

A Study on Development and Upgrading of Early Detection and Risk Prediction System of "Guerrilla Heavy-rainfall"

中北英一·西脇隆太⁽¹⁾·山口弘誠

Eiiichi NAKAKITA, Ryuta NISHIWAKI⁽¹⁾ and Kosei YAMAGUCHI

(1) 住友重機械工業株式会社

(1) Sumitomo Heavy Industry, Ltd

Synopsis

Recently, localized heavy-rainfall disasters in an urban area, which is called "Guerrilla Heavy-rainfall", have been gotten a lot of attention in our country since flash flood at Toga river in Hyogo prefecture on 2008. In order to prevent such flash flood damages, X-band Multi Parameter radars (X-MP radars) are equipped near urban areas in Japan recently. In this study, we developed early detection and risk prediction system using X-MP radars. And now, we are trying upgrading this system by exploring the quantitative relationship between rainfall intensity and vertical vorticity in the cumulonimbus calculated from Doppler velocity, which is observed X-MP radars directly.

キーワード: 積乱雲, ゲリラ豪雨のタマゴ, 早期探知, 危険性予測 **Keywords:** Cumulonimbus, a baby-cell of "Guerrilla Heavy-rainfall", early detection, risk prediction

1. 研究の背景と目的

2008 年 7 月 28 日,兵庫県都賀川において,50 名 が突然の出水によって流され,5 名の尊い命が奪わ れるという水難事故が発生した.この事故をきっか けに,都市域における局地的な豪雨による水難事故 に対する関心が社会的に高まった.地球温暖化など の気候変動とも絡めた研究も盛んに行われており, IPCC 第 5 次報告や,気象庁の気候変動監視レポート では,将来はこのような局地的豪雨が増加する確率 は高いと報告されている.特に都市域における局地 的豪雨はゲリラ豪雨と表現され,気象用語ではない ものの,我が国では,広く知られている.都市域で ゲリラ豪雨災害が発生しやすい原因は,例えば都賀 川の場合では、都賀川上流の山岳地域で豪雨となっ たことに加え、都市域に降った雨が効率よく下水道 システムに流れ込んだために発生した河川への大量 の横流入にあった.このため都賀川では急激な水位 の上昇が発生した.加えて都賀川は普段から親水空 間としての役割もはたしており、市民の憩いの場と なっていたこともあり、当時は多くの人々が川辺で 遊んでいた.このような都市域特有の水環境が都賀 川での悲惨な事故を招いた.憩いの場が悲惨な事故 現場にならないためには、1分1秒でも注意喚起を 早く行い、川辺にいる人々を避難させることが必要 不可欠である.そのためにはゲリラ豪雨の予測技術 の確立が急務となってくる.

そこで、このようなゲリラ豪雨災害の対策として、

国土交通省は、平成21年度に、従来の監視に使われ ていたCバンドレーダーよりもさらに時間・空間的に 高分解能であるXバンドMP(マルチパラメーター) レーダを全国の都市域を中心に配備し, 監視ネット ワークを構築した. 従って、このXバンドMPレーダ ネットワークを用いたゲリラ豪雨の予測技術の確立 が防災上の急務であると言える.これを受け近年, このXバンドMPレーダネットワークを用いた予測と して, VIL(鉛直積算雨水量, Vertical Integrated Liquid water)を用いた豪雨の予測(例えば, Maki et al., 2010) やセル追跡法 (例えば, 増田ら, 2014) を用い た豪雨予測が行われている.しかしこれらの予測は 地上である程度の降雨が観測されてから予測を行う 手法であるため、1分1秒でも早い予測が必要なゲリ ラ豪雨災害の軽減にはもっと早い段階での豪雨の予 測が必要である.

そこで本研究では、XバンドMPレーダネットワー クを用いたゲリラ豪雨予報システムを構築し、ゲリ ラ豪雨による災害を軽減することを目的としている. 本研究では、ゲリラ豪雨をもたらす可能性のある積 乱雲の上空での「早期探知」と「自動追跡」、さら にその積乱雲が本当に発達し、ゲリラ豪雨をもたら すのか判断するという「危険性の予測」との3つの手 法を統合して、レーダーのリアルタイム情報から、 地上で降雨が始まるのと同時あるいはそれ以前の早 い段階で危険なゲリラ豪雨を予測する早期危険性予 測手法を確立する.

また、ゲリラ豪雨の危険性がある地域を早期に予 測する早期危険地域予測手法を、この手法に付加さ せたゲリラ豪雨予報システムの開発に取り組んだ. これにより、例えば、ある河川が危険地域内にある と判断されると避難を喚起することが可能となり、 都賀川のような悲惨な災害を未然に防ぐことができ るシステムが完成する.また、本研究ではさらに、 ゲリラ豪雨の定性的な判断だけでなく、どれくらい の強度の降雨がもたらされるのかという定量的な予 測にも試み、予報システムの高度化を図った.この 定量的な予測は、先に述べた避難の喚起だけではな く、河川の管理にも役立ち、防災上大きな意義を持 つと考える.

2. ゲリラ豪雨とXバンド-MPレーダ

2.1 ゲリラ豪雨をもたらす積乱雲

ゲリラ豪雨は孤立的に発生,発達する積乱雲によってもたらされるのが特徴である.この単独の積乱 雲の発達過程を概念的に示したのが fig.1 である(白石,2009⁶⁾).積乱雲のステージは大きく分けて発達期, 成熟期,衰退期の3つに分類される.発達期初期, 大気が不安定な中, fig.1①では, 湿った空気が上昇 し凝結することで雲粒になる.この雲粒は非常に小 さく現在の気象レーダーでは探知できない. Fig.1② の段階では、雲粒が集まり降水粒子が上空にのみ形 成される.この段階になり初めてレーダーで探知さ れる.ここで、本研究では、この上空でレーダーに より探知されだした降水粒子をゲリラ豪雨のタマゴ と定義している. Fig.1③では、このタマゴは発達し て段々と雲頂高度も高くなる.しかし、上空にのみ 降水粒子を蓄えながら発達するため, この段階では 地上には降水はもたらされない. 発生から 30 分程度 経った成熟期になると、fig.1④、⑤のように雲頂高 度が圏界面に達するほどに成長する. 雲内部では十 分に蓄えられた降水粒子が上昇気流で支えられなく なり落下し、その強い降水に伴って下降気流が現れ る. そして, 減衰期の fig.1⑥では上昇気流や下降気 流は弱くなり、降水も弱まる.以上のような発達衰 弱が 30 分~1時間弱で行われる.このような積乱雲 の発達過程の概念から、本研究では対象事例の抽出 の際,「30 分以内に地上に 50mm/hr 以上の降雨をも たらすまでに発達した積乱雲」を基準としてゲリラ 豪雨の抽出を行った.



Fig.1 The developing process of a cumulonimbus

2.2 ゲリラ豪雨災害に対する本研究の意義

2.1 でも述べたように、ゲリラ豪雨をもたらすよ うな積乱雲の寿命は 30 分~1 時間であり、このタイ ムスケールの短さが災害発生の要因の一つとなって いる.近年このようなゲリラ豪雨災害の予測に関し ては VIL やセル追跡による地上降雨予測がされてい ることは 1.で述べた.しかしこれらは地上である程 度の強度の降雨が観測されてからの豪雨の予測手法 である.ゲリラ豪雨災害には 1 分 1 秒でも早い予測 が必要とされるので、これらの予測手法よりもさら に早い段階での予測手法の確立がゲリラ豪雨災害の 軽減には有効である.本研究の意義はまさにここに あると考え、上空で早期に探知したタマゴの段階で 危険性を予測し、今までの予測手法よりも早い時刻 に危険性を予測する手法を本研究では確立した.ま た,確立した予測手法は定性的な予測であるため, さらに予測手法を有効なものにするために、タマゴ の段階の積乱雲から地上での降雨強度を定量的に予 測することにも挑戦した.定性的な予測手法の確立 に加え,定量的な予測情報がこれに付加されること で,本研究で開発したゲリラ豪雨の予測手法はさら にゲリラ豪雨災害の軽減にむけ,さらに有意義なも のになると考える.本節で述べたことを端的に表現 した模式図を fig.2 に示す.赤枠で囲われた部分が本 研究で行った内容である.



Fig. 2 The purpose of our study

2.3 X バンド MP レーダについて

そもそもレーダーとは、電磁波のもつ直進性、等 速性、散乱性を利用した無線装置である.レーダー のアンテナから放射された電磁波は、目標である降 水粒子に当たって散乱し、散乱した一部の電磁波が 同一のアンテナに受信される.レーダーはこの電磁 波を受信し、アンテナの向きと電磁波の往復に要す る時間から目標の位置を測定し、反射波の強さ(レ ーダーエコー)から目標の性質や大きさを測定する ものである.

X バンドと C バンドでは電波の波長が異なる. C バンドは約5cmなのに対しXバンドは約3cm波長の 電波を用いている. このため通常, C バンドに比べ X バンドは細かい空間分解能を持っている. しかし そのかわり降雨による電波の減衰が大きく C バンド と比べて観測範囲は狭い. また MP とは第1章でも 述べた通り, Multi Parameter のことで水平偏波によ る受信電力以外の情報を利用することを意味し, 二 偏波や二周波の技術が代表的である. そのうち, 地 上レーダーでは二偏波による観測が実用化されてい る. この二偏波での観測を行っているため, 従来の C バンドコンベンショナルレーダーやドップラーレ ーダーで観測されていた, レーダー反射因子, ドッ プラー風速だけでなく, 偏波パラメータを得ること ができ, さらに先に述べた降雨による電波の減衰の 問題も改善できる.しかしながら、本研究ではレー ダー反射因子、ドップラー風速の利用を中心に考え ていくのでここではあまり詳しくは触れないことに する.

また, X バンド MP レーダも一般の気象レーダー のアンテナと同様に機械的に3次元全体を走査する ことが可能であり,必要に応じて特定の方位方向を 走査する.3次元の立体的なエコーを観測する場合 は、一定仰角で方位方向に全周走査する PPI (Plan Position Indicator) スキャンを、仰角を変えながら繰 り返し行う立体観測(ボリュームスキャン)が行わ れる. 中北らは, この X バンド MP レーダによる立 体観測データを解析することにより,同じXバンド の低仰角のみの観測に比べ約3分早くいち早く上空 でゲリラ豪雨のタマゴを探知することに成功した. また,時間分解能も感度もCバンドレーダーより良 い X バンドレーダーによる観測であってもそれが低 仰角観測であれば,時間分解能も感度も X バンドレ ーダーより低い C バンドレーダーの立体観測の方が 2 分も早くタマゴを探知していたという結果を中北 らは出している.

即ち、時間分解能も感度も低いという圧倒的な悪 条件でも、立体観測を行っているCバンドレーダー が低仰角のみを観測しているXバンドレーダーより も早期にゲリラ豪雨を探知している.早期探知とい ってもこのように5分にも満たない時間ではある. しかし、タイムスケールが非常に小さいゲリラ豪雨 において、そしてしれが問題となる小河川での早い 出水による災害の場合、1分1秒でも早くゲリラ豪 雨の存在を探知することが災害を軽減するリードタ イムの確保に繋がるため、この立体観測による早期 探知の時間は決して軽視できない時間となる.従っ てこれらの研究結果は、立体観測が、ゲリラ豪雨の 早期発見という観点からゲリラ豪雨災害の防止に極 めて有効であると示したと言える.

一般的に X バンド MP レーダーは,河川管理のた めに低仰角を時間的に密(1分間隔)に観測する運 用モードとなっている.しかし上述のような立体観 測がゲリラ豪雨監視に有用であるという結果をうけ, 全国一律に5分に一度の立体観測を実施している. 特に近畿地方では,時間的により密に観測を行うた めに,観測ネットワークを構成する4レーダーが同 時刻に各々違う仰角を観測する観測体制となってい る.これにより,地域は京阪神エリアに限られるが, 1分ごとの3次元情報の作成が可能となっている.

2.4 観測データの処理について

1回のレーダーの3次元観測は5分を要するため、厳密にはレーダーの仰角ごとに観測時刻が異なる.そ

のため、データの出力された時刻はボリュームスキ ャンの中間時刻とするのが一般的である.しかし, 本研究では防災に視点を置いており、現実の観測に おいてボリュームスキャンの中間時刻では、走査が 完了していない. そのため、本研究ではリアルタイ ムでの情報配信を意識し、データがすべて観測され た時刻を立体観測全体の出力時刻としている. すな わち, 立体観測が1 サイクル終了する時刻にすべて の仰角の観測がなされ、その時刻での反射強度やド ップラー風速の空間分布の観測値が瞬時に得られる ものと見なして、レーダー情報を使用した.また、 用いるデータは低い仰角から順次仰角を上げるよう なデータセットとして, 立体観測データを作成した. これによりビームの走査時間による降水域の移動や 傾き等を容易に把握できるようにした.本研究での 解析対象に抽出したゲリラ豪雨の事例においてタマ ゴの探知には上で述べた方法で作成したデータを使 用し,反射強度やドップラー風速に関しては上で述 べた処理に加えて、以下に述べるような処理を施し た.

受信電力値や偏波パラメータ値といったレーダー の受信値や偏波パラメータ値は距離方向,方位方向, 仰角方向の極座標系で表現される放射状メッシュ単 位のサンプリングボリュームの代表値として得られ る.しかし、反射因子強度などの3次元画像を作成す る際や、各種解析を行うにあたってはデータの空間 配置は3次元デカルト直交座標系で表現することに よって各種処理が容易になる. したがって本研究で は単位放射メッシュごとに得られる値を, 3次元デ カルト直交座標系(以下,直交座標系と呼ぶ)にお ける格子点上の値に変換する.また本研究では、極 座標系を直交座標系に変換する際に水平方向200m ×200m, 鉛直方向200mという格子を考え, 各格子の データとして格子の中心に格子点データとして受信 電力値を与えた.この格子は、Xバンドレーダーの 距離方向の分解能が150mであることに注意し、その 分解能に対応した大きさで作成している.次に,レ ーダービームが通過していない格子点に値を挿入す るため,鉛直方向に線形に内挿補間を行う.さらに, こうして作成した3次元の格子点データを高度ごと に分類し(200m間隔),等高度面CAPPIデータとして

(CAPPI=Constant Altitude Plan Positioning Indicator) を作成し,高度ごとの反射強度とドップラー風速の 平面分布を求めた.また,反射強度に関しては,上 述のように作成したデータを水平方向500m×500m, 鉛直方向250mの格子点データに平均することによ り極座標から直交座標に変換する際に生じた不連続 なデータを平滑化し,異常値の除去を行った.また, ドップラー風速でこのような処理を行っていない理 由としては、ドップラー速度はベクトル値であるため、平滑化の処理を行うと、極座標から直交座標に 変換する際に生じる誤差にさらに大きな誤差が加わ ってしまうからである.3章以降では、上述で述べた 方法で作成した500m×500m×250mに平滑化した反 射強度データと、200m×200m×200mのドップラー 速度データを用いていく.

3. ゲリラ豪雨予測手法の基礎

3.1 予測手法の概要

ゲリラ豪雨をもたらす可能性のある積乱雲(タマ ゴ)の上空での「早期探知」と「自動追跡」,さらに その積乱雲が本当に発達し,ゲリラ豪雨をもたらす のか判断するという「危険性の予測」という3つの 手法を連結させたものが,本研究で開発した予報シ ステムの基礎である.このシステムの開発により, 上空で早期に探知したタマゴを追跡しながら渦度の 大きさにより,発達の恐れの有無を早期に判断する ことが可能になった.Fig.3に積乱雲の発達・衰退過 程とともに「早期探知」,「自動追跡」,「危険性の予 測」の概念についての模式図を示す.以降の節では, 各々の手法について述べる.



and risk pred

3.2 早期探知

中北ら、2011 は、X バンド MP レーダの立体観測 を用いて、ゲリラ豪雨のタマゴを上空で早期に探知 する研究を行い、立体観測により、低仰角のみの観 測に比べ約3分早くタマゴを探知できることを明ら かにし、立体観測の有用性を示した.また彼らはさ らに、早期探知手法の自動化を行い計算機によるタ マゴの抽出するモデルを構築した.本研究では、彼 らが提案した自動早期探知モデルを改良したモデル を使用した.

(1) 従来モデルについて

中北ら,2011 は,計算機によるタマゴの自動抽出 モデルを構築した.本研究では,これを改良したモ デルを用いる.そこで,改良点を明確にするために まず従来モデルについて述べる.

ある時刻に降水域が検出されたとする. なお降水 域の定義は、「20 dBZ 以上の反射強度で 0.5 km³以上 の面積を持つ閉曲面」とし、深町を参考にした CCL (Connected Component Labeling)を 3 次元に拡張した 手法を用いて、3 次元的に降水域を検出している. この降水域の重心を中心としたある大きさの球を考 える.以下、この球の半径を影響半径と呼び、球の ことを影響球と呼ぶことにする.1ステップ前(5分 前)にこの影響球内に降水域がなければ、現在時刻 で検出された降水域はタマゴとする.本研究では 5 分ごとの立体観測の 3 次元情報を用いていおり、降 水域の移動速度は最大 60 km/h 程度とされているこ とから、5 分では最大 5 km 移動すると考え、影響半 径は 5 km と設定している.Fig.4 に従来のタマゴの 自動探知手法の概念図を示す.



Fig.4The methodology of early detection

(2) 改良点

本研究では(1)で述べた従来の自動早期探知モデ ルを以下のように改良した.

a) タマゴの体積制限の変更

従来手法では、タマゴと認識する積乱雲に体積制 限を設けていた.この理由は、ゲリラ豪雨のような 孤立した積乱雲の場合では、周囲に積乱雲が全くな いことが多く、(1)で述べた手法では、5分以上前か ら存在していた降水セルであっても5分前に影響球 内に他の降水セルがなければ、タマゴとみなしてし まうためである.しかし、この体積制限が理由で探 知されないタマゴがあっては、早期探知手法として 致命傷である.そこで本研究では解析期間から目視 で抽出したゲリラ豪雨のタマゴの体積を調べ、その 中の最大値が 62.5 km³であったため、全期間におけ る自動探知の際のタマゴの体積の上限を従来の 0.625km³から 62.5km³とした.

b) 影響球内に 5 分前に存在する降水セルに対する 条件の付加

従来手法では,影響球内に5分前に降水セルが存 在すると,現在の降水セルはタマゴではないとして いた.従って,非常に大きな体積の降水セルによる 探知の妨げや、グランドクラッターによる影響等の 理由からタマゴが探知されないことがあった.この 問題を解決するために、影響球内に5分前に存在す る降水セルがあったとしても、以下の条件を満たし ていなければ、影響球内に5分前に存在していた降 水セルとみなさないことにした.

1つめの条件は、対流性の降水セルであるための 体積の上限より小さな降水セルであることである. このような対流性の降水セルであるための体積制限 を設けることにより、本研究で対象としているよう な対流性以外の降水セルの影響を除去した.

2 つめの条件は、降水セルの重心の高度が 2 km 以上であることである. レーダーによるノイズを降 水セルと認識することにより、タマゴが探知されな いことを防止することがこの条件の目的である. ま た、たとえノイズでなくても、重心高度が 2 km 以下 の降水セルは本研究で対象としている積乱雲となる 可能性が低い. 事実,抽出した全ての事例でタマゴ の重心高度は 2 km 以上であった.

3つめの条件は,過去からずっと存在している降 水セルではないことである.これは,5分以上前の 過去から存在し続けている降水セルの影響の除去が 目的である.この「5分以上前の過去から存在して いる」という判定については次節で述べる自動追跡 の結果を用いた条件となっている.

従来の自動早期探知モデルに, a), b)のような改 良点を加えたモデルを,本研究では使用する. Fig.5 にこのモデルを用いた探知結果を示す.各事例とも, 左が立体観測で早期に探知されたタマゴの3次元図, 右が1分ごとの地上雨量分布である.地上で降雨とな る前に上空でタマゴを探知していることがわかる.



Fig.5 The result of early detection. Left one shows 3-D image and right one shows 2-D rain distribution.

3.3 自動追跡

中北らは、3.2 で述べた早期探知の他にも、その 早期探知をしたタマゴを3次元的に自動追跡するモ デルを構築した.この3次元自動追跡手法は、従来 から行われてきた短時間降雨予測よりもさらに短い 時間を予測する超短時間降雨予測への土台となるモ デルであるといえる.本研究では、この自動追跡を 改良したモデルを使用する.

(1) 従来モデルについて

まずは中北らが構築した自動追跡モデルについて 説明する.モデル内では、タマゴ探知の段階をステ ージ1と命名し、5分後、10分後と時間が進むにつ れステージ2、ステージ3と順に命名していく.以 下はこの表記を使用する.単独の積乱雲の存続時間 は30分~1時間とされており、その中でも発生・発 達の過程が重要と考えることからステージの最大は 6、つまり探知後30分としている.追跡の開始とし てまずは、3.2.(2)でも触れた CCL 手法により、降 水セルを検出し、それぞれのセルに対してナンバリ ングを行う.また、ステージごとに体積制限を設け、 ステージごとで対象となる降水セルを限定すること で追跡精度の向上を目指している.各ステージごと で以下のような方法で降水セルに対してのステージ を決定している.

なお、 $V_{stageNmin}$ 、 $V_{stageNmax}$ はステージ N の体積の下限、上限を示しており、V は降水セルの体積を示している.

a) ステージ1 (タマゴの探知)

3.2 で述べた従来モデルによってタマゴを抽出する. 抽出されたタマゴをステージ1とする.

b) ステージ2

a)でステージ 1 と判定されず、 $V_{stage2min} < V <$ V_{stage2max}の時, ステージ2の判定を行う. その際, 3.2 と同様の影響球を考える.そして影響球内に5分前 にステージ1が存在すれば、一時的にその5分前の ステージ1のセル番号を現在の降水セルにラベリン グし、同時に5分前のステージ1には現在の降水セ ル番号をラベリングする.この作業を現在時刻にお ける全ての V_{stage2min} < V < V_{stage2max}を満たす降水 セルにおいて行う. そして, この作業が終えた段階 では、5分前のステージ1はステージ2の可能性が ある現在の複数の降水セルとラベリングが行われて いる可能性があり、逆にステージ2の可能性がある 現在の降水セルは5分前の複数のステージ1とラベ リングが行われている可能性がある.そこで,現在 ステージ2の可能性がある降水セルと5分前のステ ージ1について以下の4つのケースを考える.

b1) 5分前のステージ1にラベリングされている 現在の降水セルが1つで,その現在の降水セルがラ ベリングされているステージ1も1つで,お互いの セル番号がラベリングされている場合

この場合はそのまま現在の降水セルをステージ2とする.

b2) 5分前のステージ1にラベリングされている 現在の降水セルが2つ以上で,そのラベリングされ ている現在の降水セルにラベリングされている5分 前のステージ1も2つ以上である場合,つまり5分 前のステージ1も現在の降水セルも複数番号がラベ リングされている場合.

この場合は、追跡を行わず、断念している.

b3) 5 分前のステージ 1 にラベリングされてい る現在の降水セルが 2 つで,そのラベリングされて いる現在の降水セルにラベリングされている 5 分前 のステージ1 が1 つだけである場合

この場合は、5分前のステージ1とそこにラベリ ングされている現在の各々の降水セルについて重心 の距離の計算を行い、一番距離が近いセルをステー ジ2としている.また、この時選ばれなかった現在 の降水セルについては新たなステージ1と定める.

b4) 5 分前のステージ 1 にラベリングされてい る現在の降水セルが 1 つで,そのラベリングされて いる現在の降水セルにラベリングされている 5 分前 のステージ1 が 2 つである場合

この場合は、現在に降水セルにラベリングされて いる5分前のステージ1について、現在の降水セル との距離の計算を行う.そして一番距離が近いステ ージ1と現在の降水セルとのラベリングを行う.こ の時、選ばれなかった5分前のステージ1は消滅し たと考える.

また, b1)から b4)のいずれの場合にもあてはまらな い場合は追跡を断念している. Fig.6 に b1)から b4) の場合分けの模式図を示す.



Fig.6 The pattern diagram of b1)~b4)

c) ステージ N(N=3~6)

ステージが判別されておらず $V_{stageNmin} < V < V_{stageNmax}$ の時,ステージNの判定を行う.b)と同様に影響球を考え,その影響球内に5分前にステージN-1が存在すれば、ラベリングを行う.以下b)と同様の

方法でステージNの決定を行う.但し,b3)で述べら れている「ステージ1と定めている」という過程は存 在しない.

(2) 改良点

本研究では,(1)で述べた従来の追跡のモデルに以 下のように改良した.

a) 従来モデルで追跡を断念している場合について 従来モデルでは(1)の b2)の場合で追跡を断念おり, 現在の降水セルに対してステージを与えないことに している.これは間違った追跡を防ぐという安全面 を考慮した対策である.しかし,将来豪雨になる可 能性のあるタマゴの追跡失敗による見逃しを防ぎた いという考えから,本研究では,この点に以下のよ うに改良を加えた.b2)にあてはまった場合は現在の 降水セルをステージ1とした.これにより,実際の 発生の時刻からは少し遅れるが,次の時刻以降に再 びこの降水セルの追跡を行える可能性を残すことが でき,追跡を行えない状況の改善を図った.

b) 従来モデルの b3), b4)のケースについて

従来モデルでは(1)の b3), b4)で述べたようにラベ リングの数を 2 つと限定していたが, 2 つ以上でも 対応できるように変更を行った.

Fig.7にa), b)の2点の改良を行った追跡モデルを用いた3次元追跡の様子を示す.



Fig.7 The result of 3-D tracking

3.4 危険性の予知

(1) 既往研究の内容

西脇ら)は、上空で早期に探知したタマゴが発達し てゲリラ豪雨をもたらすのか、あるいは発達せずに 消滅するのかという判断をレーダーからの観測値情 報であるドップラー速度から定性的に予知する手法 を開発した.彼らは、ドップラー速度情報から渦度 を算出し、渦度の大小からタマゴの発達、未発達の 予知を行い,未発達に終わるタマゴに高い渦度は存 在しないとは言えないものの,発達するタマゴには 確実に高い渦度が探知されることを発見した.

(2) 本研究での検討事項

西脇らで示された結果を受けて本研究では、高い 渦度がタマゴ探知から何分後に検出されているか、 また、地上で最大降雨強度となる時刻から何分前に 検出されているかという統計情報を作成した. Fig.8 にタマゴ探知時刻を0分とした時の、高い渦度が検出 された時刻と頻度分布と、最大降雨強度時刻のばら つきを示す.



Fig.8 The distribution and average time of vorticity detection and maximum rain rate in developed case

Fig.8 より, 渦の発生はタマゴ探知後 1.6 分後, 地 上での降雨強度が最大となるのはタマゴ探知から 30.7 分後という結果になり, ゲリラ豪雨へ発達する ほとんど全ての事例で探知してから 5 分後には高い 渦度が検出できることがわかった.本研究のこの結 果は中北ら,2013 の後半部分で掲載されている.(中 北ら,2013 の前半のドップラー速度から算出された 渦度による危険性予測手法に関する記述は西脇 ら,2012 の内容と同様の内容となっている.)

また、中北ら、2013 及び西脇ら、2012 で述べられて いるように発達しないタマゴであっても高い渦度が 検出されてしまう場合がある.また、タマゴの段階 では高い渦度が検出されず、5 分後、10 分後に高い 渦度が検出されることもあることが本研究の統計解 析から明らかになったので、これらの結果を踏まえ て本研究では、タマゴ探知の時刻に高い渦度が検出 されたタマゴを「発達する恐れがあるタマゴ」、5 分 後も高い渦度が出ているタマゴを「発達するタマゴ」 という認識で予報している.

また,10分後に高い渦度が検出されることを受けて,予測手法では危険性判断の渦度計算を探知後15

分後の降水セルまで行っている.これは統計解析の 結果では10分後が最遅であるが,予測手法としてゲ リラ豪雨の見逃し,即ちゲリラ豪雨となるタマゴを 危険性が低いと判断してしまう事態を防ぐために安 全を考慮して探知後15分まで渦度計算を行っている.

4. ゲリラ豪雨予報システムの実用にむけて

4.1 本研究が目指すシステムとは

3. では、「早期探知」、「追跡」、「危険性の予測」と いう3つの手法を統合し、地上で降雨が始まるのと 同時あるいはそれ以前にゲリラ豪雨を予測する手法 を確立した.本章では、3.で確立されたこの予測手 法を実際のゲリラ豪雨災害軽減のためのシステムと して利用するために、3.の「追跡」の部分から得ら れる追跡情報からタマゴの今後の動きを予測し,後 にゲリラ豪雨が発生するであろう地域の予測を行っ た. このような予測を行うことで、システムとして の利用価値が高まると考える.利用方法の一つとし て、2008年にゲリラ豪雨災害が発生した都賀川を例 にとって河川管理の観点からのシステムの価値を考 える.都賀川流域の周辺にゲリラ豪雨の危険なタマ ゴが早期に探知されたとする. そのタマゴを表示し, 5 分後には追跡結果から都賀川流域に接近してくる と予測されると, 設置されているサイレン灯が回転 する.これによりまだ都賀川流域で降雨が観測され てない段階での警告が可能となるシステム利用が可 能となる.

また,他の利用方法としては一般向けの利用を考え ると,自分がいる地域がゲリラ豪雨に見舞われる可 能性があるかをシステムを利用することで事前に知 ることができる.このように追跡結果を用いたタマ ゴの移動予測により,3.で開発された予測手法が, ゲリラ豪雨災害軽減に向けた「予報システム」とし て昇華されると考える.

4.2 危険地域の予測手法ついて

ゲリラ豪雨の危険地域の予測手法について述べる. タマゴ探知時刻から5分後の追跡結果と危険性予測 の結果を用いて,危険と判断されたタマゴについて, 5分前からの移動ベクトルを求め,その値を外挿する ことで,その後のタマゴの動きを予測している.ま た,タマゴの成長による地上での降水域の広がりを 表現するために,重心の移動ベクトルを求めると同 時に,5分間でのタマゴの体積変化も危険地域の特定 の指標として用いた.具体的には,まずタマゴの時 点で,タマゴを構成するグリッドのうち,重心から 一番離れているところまでの距離を求め,この距離 を半径とした球を考える.5分後も同様の計算を行い, タマゴ探知時と5分後の球の大きさを求めることで5 分間での成長度合いを求めた.これを時刻ごとに外 挿することで各時刻でのタマゴの成長による地上で の降雨域の広がりを表現した.以上のように移動ベ クトルとタマゴの体積の広がりの2つの指標を用い て危険地域の予測を行った.Fig.9 に予測手法の概念 図を示す.



Fig.9 the methodology of dangerous area prediction

4.3 予報システムの表示イメージ

本節では, 3. での予測手法と, 4.2 で述べた予測 手法を用いた出力結果の表示について述べる.

(1) 予測手法の3次元イメージ

本項では、3. で確立した予測手法による出力結果 の表示に述べる.まずは table 1 のそれぞれの色分け について説明する.上空で早期に探知されたタマゴ (ステージ 1) については、青と黄で表現されてお り、青が渦度が低く危険性の低いタマゴ、黄色が渦 度が高く危険性が高いタマゴである.このように上 空で早期に探知したタマゴの段階で危険なタマゴが 判定できている点が本手法の大きな特徴であると言 える.次にタマゴが追跡されステージ 2 の降水セル となったときに、再度渦度計算を行う.その際の計 算結果から、ステージ 1 からの結果を踏まえて次の ように色分けを行う.

a) タマゴの段階から高い渦度が検出され、ステージ2でなおも高い渦度が検出された場合

危険な降水セルとして降水セルを赤色で表記.

b) タマゴの段階では高い渦度が検出されず,ステ ージ2で高い渦度が検出された場合

危険な降水セルとして降水セルを赤色で表記.こ れは、3.3 で述べた通り、ゲリラ豪雨に発達したタ マゴの事例において、タマゴ探知時は高い渦度が検 出されていなくても、5分後(ステージ2)では高い 渦度が検出されている事例があることを受け、この ような表記にしている.

c) タマゴの段階では高い渦度が検出されたが,ス テージ2では高い渦度が検出されなかった場合

危険性が非常に低い降水セルとして水色で表記.

これは、3.3 で述べた通り、ゲリラ豪雨にならなか ったタマゴの事例において、タマゴ探知時は高い渦 度が検出されている場合でも、5分後(ステージ2) では高い渦度が検出されていない事例があることを 受け、このような表記にしている.

d) タマゴの段階で高い渦度が検出されず,ステージ2でも高い渦度が検出されなかった場合

危険性が非常に低い降水セルとして水色で表記.

以上a)からd)のような場合分けのもとステージ2で の色を決定している.また、この渦度計算をステー ジ4まで行っている.理由としては、fig.8において高 い渦度の検出が探知してから10分後、つまりステー ジ3の時があることを受けて、さらに見逃し防止のた めに安全面を考慮し、ステージ4まで渦度計算を行っ ている.Table1に色分けとそれに対応する降水セル の状態をまとめた表を示す.また、例として2事例の 予測結果を地上での降雨分布と共に示す.Fig.10には 2013年8月6日の事例の危険性予測手法による 結果の3次元表示を示し、fig.11には、同事例の地上 降雨強度の分布を示す.

Table.1 The relationship between the color in the
3-Dimage and the status of baby-cells

_	Less dangerous baby-cells		
	Likely dangerous baby-cells		
_	dangerous baby-cells		
	Likely safety baby-cells		
_	others		



Fig.10 the 3-D image result of risk prediction by our method



本研究で開発した予測手法の精度についての検証 結果について述べる. 2010年から 2013年の7月,8 月を解析期間とし、その中から目視によりゲリラ豪 雨を41事例抽出し、これらの事例の時間帯を中心に 前後数時間の時間を選択し、予測手法のよる精度検 証を行った. その結果, 全体を通して赤色で表示さ れた降水セルは目視で選択した事例も含め 125 個あ り、その中で実際に発達した事例は85個であった. 従って赤色で表示された場合に実際に発達する確率 は 68%と言える. また, 豪雨になったにも関わらず 赤色で表示されなかった事例は全体で3つあった. この原因としては、タマゴの自動抽出の失敗に尽き る. 同時刻に密集してタマゴが発生する状態が数分 継続してしまうと 3.1 で述べた自動早期探知手法で は、全てをピックアップできない. 見逃してしまっ た事例ではこのようなタマゴの乱立状態にあり、発 達するタマゴがピックアップできなかった.また, 赤色で表示されながらも発達しなかった事例では、 一度は水色で表示(危険性が極めて低い)とされな がらも再び赤く表示された場合が5事例あった.こ れ渦度計算をステージ4(タマゴ探知から15分後) まで行っていることが原因であり,実際は未発達と して衰退しているにも関わらず渦度計算で誤って高 い渦度が検出されてしまうことがあった. この件に ついては、渦度の計算をステージ3までに限定すれ ばよいと考えられる.しかし、本研究では防災上の 安全を最優先に考えているため、豪雨に発達したに も関わらず赤色にならなかった事例、いわゆる「見 逃し」の防止を第一に考えている. 故に, fig.8 で示 した結果からステージ3(タマゴ探知後10分後)で 初めて高い渦度が検出されることがあることを受け て、余裕をもってステージ4までの渦度検証を行う ことを本研究では優先した.

(2) 危険地域予測の表示イメージ

4.2 で述べた予測手法に基づいて得られた結果の 表示イメージについて述べる.

危険地域の表示は赤円で行っており,5分ごとに30 分先までの危険地域予測を行っている.以下fig.12と fig.13に危険地域の予測結果を状況と共に示す.

Fig.12は2012年8月17日17時30分に上空でタマゴが赤 くなった時、つまり極めて危険なタマゴであると判 断された時の,その時刻以降(17:35, 17:40, 17:45, 17:50. 17:55, 18:00)の危険地域の予測を行った結 果を,またfig.13にこのタマゴによる地上での降雨強 度分布を示す. 今後は移動予測の3次元表示も検討し ており、またその他の表示として、河川管理を意識 したある特定の河川からの表示を行う予定である. 都賀川を例にとり,具体的に述べると,まず都賀川 流域の周辺において早期に探知されたタマゴを危険 性の高さに関係なく全て画面に表示する.そして、5 分後に追跡結果と危険性予測結果から都賀川流域に 危険なタマゴが接近してくると予測されると、タマ ゴが赤くなるという表示形式を検討している.これ により、より早期に川に設置されている回転灯が回 すことができ、実際に都賀川流域で降雨が観測され る前に警報を発することが可能となる.





Fig.12 the results of dangerous area prediction



0.1 1.0 2.0 4.0 8.0 12.0 20.0 30.0 40.0 60.0 80.0 Fig.13 the distrbution of precipitation areas.

4.4 本章のまとめと考察

本章では、3. で構築したゲリラ豪雨の危険性予測 手法を実用的な予報システムとして昇華させるため に、追跡結果を用いた危険地域の早期予測を試みた. このような危険地域の早期予測を行うことで急激な 河川の増水に対する事前の対応も行いやすくなり、 危険性予測手法に予報システムとしての実用性が生 まれると考える.また、危険性予測の結果の表示の 方法も工夫を行い、この点でも危険性予測手法から 予報システムへの昇華を行うことができたと考える.

さらに,この早期の予測情報は河川管理の立場だ けでなく,一般に配信することも考えても非常な有 効なシステムになると考える. 例えば、このような 危険地域早期予測情報をアプリとして各個人が利用 できるようになれば、自分がいる場所がゲリラ豪雨 に見舞われる可能性があるか否かを自分で瞬時に確 認でき、行政からの指示がなくても避難の判断を自 分でできるようになる.また,先の記述では利用方 法に関して河川管理と一般配信を別々に述べてきた が,両者を統合した利用方法も当然考えることがで きる. その一つとして, 各個人が, 自分の住む町の 河川情報として本章で提案した危険地域の早期予測 情報を確認すれば、「もうすぐゲリラ豪雨がやって きて〇〇川が危ない」というより身近な気象情報と して利用することができる.事実,このように地域 に密着した気象情報を「地域気象情報」として住民 の防災意識の向上に繋げる取り組みが全国で行われ ている(例えば、竹之内ら、2013).本章で提案した 早期予測は予報システムとしての様々な可能性を広 げたと考え、早期予測手法を「技術」から「誰もが 利用できるシステム」へ繋げる橋渡しを試みたこと に本章の意義があると考える.本システムによる早 期危険地域予測情報の創出は、3章で述べた危険性予 測手法をゲリラ豪雨災害軽減のためのシステムたら しめるための大きな一歩である.

5. 予報システムの高度化にむけて

5.1 本章の意義

3. では危険性予測手法について詳細を述べ, 4. で は, その手法を予報システムへ昇華させる試みを行 った. しかし, ここまで本研究で構築してきた予報 システムはゲリラ豪雨のタマゴの危険性を定性的に 判断するに留まり,「どれくらいの強さの雨が降るの か」という定量情報までは創出できていないのが現 状である. もし, 本システムに定量情報が加われば, 流出による災害リスクに関する研究と融合すること により, 上流の山間部での豪雨による河川の流量予 測がより早期に行うことができ, ゲリラ豪雨災害の 特徴である「小河川の突然の鉄砲水」による被害の 軽減に役立つ.そこで本章では、今後、本システム を用いた定量予測の一歩として、上空で探知された タマゴの渦度と地上での降雨の定量的な関係を検討 する.

5.2 渦度からの予測に取り組む意義

近年におけるゲリラ豪雨の定量予測手法の研究と しては, VIL やセル追跡法があることは1. で述べた. しかしこれらの手法は地上である程度の強度の降雨 が開始されてからの予測であり、タイムスケールが 30分程度のゲリラ豪雨においては、充分早期な予測 とはならない.事実,2008年の都賀川の水難事故で は、地上での降雨が開始されてから7分後に出水が 発生している.従って、地上で降雨となるより前の 時刻での予測がゲリラ豪雨災害軽減に大きな意義を もつと考えられる. 故に, 地上で降雨となる前に上 空で探知されたタマゴの特徴から、地上での降雨強 度の関連性について検討することは, ゲリラ豪雨災 害軽減に有効であると考える. そこで、このような 早期の地上降雨定量予測へむけ本研究では、タマゴ の段階での定性的な早期危険性予測への利用に留ま っていた渦度を用いて,地上での降雨強度の定量予 測を試みた.

5.3 タマゴの渦度と地上での降雨強度との定 量的な関係性の検討

(1) タマゴの渦度の時間変化と地上での降雨 強度の時間変化との関係

2010年から2013年の各年7月,8月の解析期間から ゲリラ豪雨事例を41抽出し,各々の事例に対してま ずは、タマゴの渦度の時間変化と地上降雨強度の時 間変化の定量的な関係性を検討した.Fig.14及び fig.15に本研究で抽出したゲリラ豪雨事例のタマゴ の渦度の5分ごとの時間変化と地上での降雨強度の5 分ごとの時間変化を表したグラフを示す.



Fig.14 The relationship between vorticity and rainrate. The blue line shows vorticity and red line shows rainrate.



Fig.15 The relationship between vorticity and rainrate. The blue line shows vorticity and red line shows rainrate.

Fig.14では、渦度の時間変化率と地上での降雨強度 の時間変化率相関があるように考えられるが、fig.15 では、さほど相関があるようには考えられない.そ こで、全事例で渦度の時間変化率と、地上での降雨 強度の時間変化率との相関係数をとったところ、 -0.22と小さな負の相関をとなった.しかし、fig.14 のように渦度の時間変化と地上での降雨強度の時間 変化が相関があるようなケースも見られることから、 この知見は今後の定量解析にも活かせる可能性があ ると考える.

(2) タマゴ探知時の渦度と地上での最大降雨 強度との関係

次に本研究では、タマゴ探知時の渦度の大きさと、 地上での最大降雨強度の定量的な関係性について検 討した.これは「地上で降雨が開始されていない時 刻での危険性予測」を意識してのことである.Fig.16 には、タマゴ探知時には高い渦度が検出されなかっ たものの、豪雨へと発達した事例(以下ケース(a)) に限定した時の、地上での最大降雨強度の頻度分布 を示す.縦軸に頻度、横軸に降雨強度をとる.Fig.17 には、タマゴ探知時から高い渦度が検出され、豪雨 へと発達した事例(以下ケース(b))に限定した時の、 地上での最大降雨強度の頻度分布を示す.







Fig.17 The intension frequency of maximum rainrate in the case that there was large vorticity when detecting the baby-cell (case (b))

まず,ケース(a)に関する特徴について述べる.降 雨強度の平均値は,88.9mm/h,標準偏差は14.8mm/h であった.降雨強度が90~100mm/hとなる頻度が21 事例中7事例と最も高く,最大値は113.1mm/h,最 小値は54.8mm/hであった.次に,ケース(b)に関す る特徴について述べる.降雨強度の平均値は, 86.2mm/h,標準偏差は18.4mm/hであった.降雨強度 が70~80mm/hとなる頻度が20事例中6事例と最も 高く,最大値は127.4mm/h,最小値は52.6mm/hであ った.ケース(a)とケース(b)を比較すると,ごくわず かな差でありながらも,ケース(a)の方が最大降雨強 度の平均が高いことが分かった.

また, fig.18 には, ケース(a)とケース(b)を比較し たときの特徴を示す. Fig.18 では最大降雨強度を, i)80mm/h 以下, ii)80mm/h~90mm/h, iii)90mm/h 以上, という 3 つの領域に分割し i)と iii)の領域, つまり, 80mm/h 以下と 90mm/h 以上の領域に対して, ケース (a)とケース(b)で頻度に差があることを示している. この頻度の偏りの検証として, χ 二乗検定を行った ところ, 90%有意で頻度に偏りがあることが明らか になった.



Fig.18 The difference of characteristic between case (a) and case (b).

本項では、タマゴ探知時の渦度に着目し、タマゴ 探知時の渦度の大きさにより、地上での最大降雨強 度には偏りがあることが明らかになった.このよう な降雨強度の頻度の違いの発見により、タマゴ探知 時の渦度から「90mm/h以下の強さの雨が降る可能性 が高い」という情報の創出が可能となる.このよう な定量情報を用いると、例えば、竹之内ら,2013が取 り組んでいる、降雨強度などの気象情報を、過去の 災害などを例に地域住民が直観的に理解しやすい情 報へと変換する「地域気象情報」との融合により、 早期における住民への具体的な注意喚起が可能にな り、ゲリラ豪雨災害の軽減に大きく貢献できると考 える.従って本解析で行った、「早期探知されたタ マゴの段階での渦度と、地上での最大降雨強度との 関係性を頻度分布として創出したこと」、及び「地 上での最大降雨強度の頻度の差異を発見したこと」 は、地上での最大降雨強度の定量予測手法の一歩を 踏み出したといえ、今後はこの関係性の物理的な根 拠を検討することが必要である.

5.4 フェーズドアレイレーダーの利用

本研究ではXバンド MP レーダネットワークによ って得られる5分ごとの3次元情報を用いた解析を 行ってきた.しかし近年,ゲリラ豪雨災害軽減を目 的に,最短10秒で3次元情報を得ることができるフ ェーズドアレイレーダーが開発された.そこで本研 究では,前節で明らかになったタマゴ探知時の渦度 と地上での最大降雨強度の関係性の物理的根拠を探 るため,フェーズドアレイレーダーの利用を試みた.

(1) フェーズドアレイレーダーとは

従来の気象レーダーで用いられるパラボラアンテ ナを機械的に回転させる観測方式ではなく,電子制 御によるアンテナスキャンを行い,高速スキャンを 実現したのがフェーズドアレイレーダーである.こ れまでの気象レーダーに比べ大幅なスキャン時間の 短縮が最大特徴であり,ゲリラ豪雨などの超短時間 気象現象の予測などへの活用が期待されている. Table 2にフェーズドアレイレーダーとXバンドMPレ ーダの比較を示す.

	Phased-array	X-band
Scan mode	Electrical scan	Mechanical scan
Observation time	10~30 second	5 minutes
The number of observation angle	110	12
Observation range	$30\sim$ 60 km (variable)	80 km
Resolution - radius -	100 m	150 m
Resolution - azimuth -	$1.125{\sim}1.2^{\circ}$ (variable)	1.2 °
Parameter	Reflectivity Doppler velocity	Reflectivity Doppler velocity Polarimetric - parameter

Table.2 The comparison between Phased-array radar and X-band radar

(2) 解析結果

前節では、タマゴ探知時に高い渦度が検出されな かった事例とタマゴ探知時から高い渦度が検出され た事例に分けて、地上での最大降雨強度の頻度分布 の検討を行った。そこで本研究ではそれぞれのケー スによるタマゴ内の反射強度の鉛直構造の時間変化 の違いについて両ケース1事例ずつではあるが検討 を行った。タマゴ探知時に高い渦度が検出されなか った事例として2012年7月25日の事例を、タマゴ探知 時から高い渦度が探知された事例として2012年7月 22日の事例の解析を行った。

タマゴ探知時に高い渦度が検出されなかった事例 (以下ケース(a)) とタマゴ探知時から高い渦度が検 出された事例(以下ケース(b))の反射強度の鉛直構 造の時間変化を30秒ごとに解析を行った結果,発達 の過程で主に2つの違いがみられた.1つ目は発達 の速度である.ケース(a)では,探知後7分後に50dBZ に達したのに対し、ケース(b)では探知後 9 分後に 50dBZ に達している.2 つ目は,発達の鉛直方向へ の伸びである.両ケースの発達過程の時間変化をみ ると、ケース(a)は強い反射強度の領域が縦に細長く 伸びているが、ケース(b)では縦に細長く伸びること はなく、横への広がりを見せている. このような違 いから、ケース(a)は強い反射強度領域が鉛直方向へ 急激に伸び、ケース(b)と比べて、局地的かつ瞬間的 に強い雨をもたらすことが理解できる.本研究では 両ケースにおいて1事例ずつであったが、今後はフ ェーズドアレイレーダーのような時間的・空間的に 高解像度なレーダーによる3次元観測による事例解 析を増やすこと,またこれと併せて各々のゲリラ豪 雨事例における環境場の解析を進めることで、ケー ス(a)において鉛直方向へ急激に細長く伸びる物理的 根拠が解明する必要があると考える.

6. まとめ

以上をまとめると、本研究ではタマゴの早期探手法 と追跡手法、並びに危険性予測手法を統合した一連 のゲリラ豪雨予報システムの構築を行い、実利用の 視点を考慮したゲリラ豪雨予報システムの構築を行 った.そしてさらに定量性を付加させることにより 高度化をはかり、今後の早期の定量評価を行うにあ たる第一歩を示した.また、フェーズドアレイレー ダーのゲリラ豪雨予測へむけた利用についても可能 性を示したと考える.最後に本研究がゲリラ豪雨災 害軽減の一助になることを願い本論文の結論とする

参考文献

- 国土交通省(2009): 中小河川における水難事故防止 策検討 WG 報告書.
- 白石栄一(2009): 局地的な降雨観測・予測技術の動 向,科学技術動向,文部科学省科学技術政策研究 所科学技術動向研究センター,第95号, pp.34-45.
- 気象庁(2012) : 気象庁気候変動監視レポート 31pp.
- 竹之内健介・島田真吾・河田慈人・中西千尋・矢守 克也(2013): 地域気象情報の共有による減災の 取組~伊勢市辻久留地区におけるアンケート調査 を通じて~,災害情報, No.11, pp.101-113
- 増田有俊・中北英一(2014): Xバンド偏波レーダを 用いた降水セルのライフステージ判別手法の開発, 水工学論文集.
- 中北英一・山邊洋之・山口弘誠(2010) : ゲリラ豪雨 の早期探知に関する研究,水工学論文集,第54巻.
- 中北英一・山邊洋之・山口弘誠(2011) : X バンド
 MP レーダーを用いたゲリラ豪雨の早期探知と追
 跡,京都大学防災研究所年報,第54号 B.
- 中北英一,西脇隆太,山口弘誠(2012): ドップラー 風速を用いた渦解析によるゲリラ豪雨のタマゴの 危険性予知に関する研究,水文,水資源学会 2013 年研究発表会要旨集, pp.6-7.
- 中北英一,西脇隆太,山邊洋之,山口弘誠(2013): ドップラー風速を用いたゲリラ豪雨のタマゴの危 険性予知に関する研究,,土木学会論文集,B1(水 工学),第69巻,pp.325-330.
- 深町有祐(2009): 梅雨期東アジアを対象とした降水 セルの3次元検出アルゴリズムの開発,名古屋大 学修士論文.
- Hirano, K. and M. Maki(2010) : Method of VIL calculation for X-band polarimetric radar and potential of VIL for nowcasting of localized severe rainfall -Case study of the Zoshigaya downpour, 5 August 2008-, SOLA, 6 pp.89-92.

IPCC第五次報告(2013)

(論文受理日: 2013年6月5日)