-18 GISを用いた台風シミュレーション・システムによる

風向別風速の再現期待値の推定

Estimation of directional basic wind speed by GIS-based typhoon simulation system

天野貴文¹・明田 修²・鈴木 威³

Takafumi AMANO, Osamu AKETA and Takeshi SUZUKI

抄録:本研究では,長大橋の基本風速設定のため,GIS ベースの台風シミュレーション・システムを開発し,風向別風速の再現期待値を推定した.気象庁発表の台風データから作成した台風特性を表す確率モデル,および現地風観測記録により較正した傾度風・地上風 モデルを用いてモンテカルロシミュレーションを実施し,架橋地点における風向別の年最 大風速の確率分布を算出した.シミュレーションの結果,風向別風速の100年再現期待値 は南南西で最大となり35m/sと推定された.また,GISの機能を効果的に活用し,強風を もたらす台風の特性を明らかにするとともに,シミュレーションの途中状況や結果を視覚 的に表現した.

Abstract: In this research, the basic wind speed for a long-span bridge was estimated using GIS-based typhoon simulation system. The probability distributions of the annual maximum wind speeds were computed for every 16-divided wind direction by the Monte-Carlo method. The method uses probabilistic models expressing the characteristics of the typhoons which were created from the recorded typhoons by the Japan Meteorological Agency, and it also uses the Meng's formula which estimates surface wind speed at the proposed bridge site. Various analyses were efficiently performed making the best use of the functions of GIS. As a result, the maximum wind speed with a return period of 100 years was estimated to be 35m/s (south-southwest direction). Furthermore, the characteristics of the typhoons which caused extremely strong wind speed at the site were considered.

キーワード: GIS, 台風シミュレーション, 基本風速, 年最大風速, モンテカルロ法 *Keywords* : GIS, typhoon simulation, basic wind speed, annual maximum wind speed, Monte-Carlo method

1. はじめに

長大橋の耐風設計においては,現地風特性を考慮し て設定した基本風速(地上10m位置の10分間平均風 速で定義)を用いることが多い.この基本風速は,架 橋地点近隣の管区気象台の年最大風速記録に基づいて 推定する方法や地形因子法などを用いて設定されるが, 過去の強風データが少ないことから,全風向に対して 同一の風速として設定されている.

一方,一般に現地風特性は風向によって大きく異なり,風向により応答への影響が異なる長大橋の設計においては,風向別に基本風速を設定して設計することが合理的である.

そのためには、設定した再現期間に対応する風向別

の再現期待値を算出する必要があるが、その方法の一 つとして、多数の研究者により研究されている台風シ ミュレーション¹⁾²⁾³⁾⁴⁾が挙げられる。台風シミュレ ーションとは、台風の物理的な性質に基づく確率モデ ルを作成し、台風を確率的にシミュレーションするこ とで、対象地点における風速を統計確率的に評価する 手法の総称である。

本研究の目的は、台風シミュレーション手法を神戸 市ポートアイランド沿岸部で計画されている長大橋に 適用し、基本風速設定時の基礎資料となる風向別風速 の再現期待値を推定することである.そこで、松井の 方法⁵⁾を基に、GIS(Geographic Information System) を用いて台風シミュレーション・システムを開発し、 GIS による幾何解析の援用の下、風向別風速の再現期

1: 正会員 修(工) (株)綜合技術コンサルタント 大阪支社 技術 I 部 開発課 (〒533-0033 大阪市東淀川区東中島 3-5-9, Tel: 06-6325-2923)

2: 正会員 工修 (株)綜合技術コンサルタント 大阪支社 技術 I 部

(〒533-0033 大阪市東淀川区東中島 3-5-9, Tel: 06-6325-2923, E-mail: o-aketa@sogo-eng.co.jp)

3:正会員 阪神高速道路(株)保全施設部 保全管理グループ (〒541-0056 大阪市中央区久太郎町 4-1-3)

待値を推定する. さらに, GIS の機能を効果的に活用 して架橋地点の風速に影響を及ぼす台風特性を捉え, シミュレーションの途中状況や結果を視覚的に表現し た.

なお,本研究では瞬間的で局所的な台風時の突風に ついては対象としていない.

2. 風向別風速の再現期待値の検討フロー

風向別風速の再現期待値の検討フローは図-1 に示 すとおりであり、1) 台風のモデル化、2) 既往台風の 傾度風・地上風の計算と較正、3) 台風シミュレーショ ン、の大きく3フェーズに分かれている.

図-1の検討フローをベースとして台風シミュレー ション・システムに必要となる基本機能を表-1のと おり定義し,地図表示,地図データ管理および幾何解 析部分ではGISの機能を最大限に活用する方向でシス テムの設計・開発をおこなった.次章の「台風のモデ ル化」以降の内容は、フロー中の各項目に対して開発 した台風シミュレーション・システムを適用し、計算 した結果を基に工学的判断を加えたものになっている.

なお、地図投影法のパラメータは世界測地系に準拠 し、表-2のとおり設定した.また、システム開発に 用いたデータは表-3に示すとおりであり、いずれも 座標換算後にデータベース化を実施している.



図-1 風向別風速の再現期待値の検討フロー

モ-1 システムの基	本機能	ļ
------------	-----	---

	2 1 ノハノコ	
分類	機能	概要
Hł	表示範囲設定	地図表示範囲の設定
地図	地図拡大·縮小	地図の拡大・縮小
操	画面移動	地図表示範囲の移動
作	経緯線表示	経緯線の表示
		指定日時の台風経路を検
	人民物政协士	索・表示および条件検索
	台風経路検索	(最低気圧,最大風速,発
検		生·消滅時刻)
光		指定日時時点の気象官署
表示	気象官署情報検索	位置,海面気圧値,名称の
		出力
	ム国体却ま二	台風経路の選択時に名称,
	百風情報衣尓	中心気圧,最大風速を表示
	知测片里乳膏	風向別最大風速を計算する
	観側怔直砇足	観測位置を設定
		指定台風ごとに観測位置に
	台風特性パラメータの 計算	最接近したときの位置を基
		準に台風特性パラメータを
		計算
		台風中心から指定範囲内の
	中心気圧低下量·最大	気象官署の海面気圧値と距
	旋衡風速半径の計算	離を取得し, Schloemer 式に
		当てはめて収束計算
	理論分布推定	確率紙上で理論分布推定
		確率分布にしたがった乱数
	ム国エジル仕出	を発生させて台風特性パラ
分	百風モアル主成	メータを確定し台風モデル
析		を作成
解	■向•■演計賞	観測位置における傾度風・
析		地上風(風速・風向)を計算
		観測位置の等価粗度長お
	牧止(守Ш祖反及) 向佢位島調節)	よび風向偏位量を設定し,
	间确位重响的	残差の標準偏差を計算
	台周シミュレーション	台風モデルを連続して生成
		し,風向・風速を算出
		風向・風速計算値に風速変
	風向·風速評価	動・風向不確定性を適用
		し,風向・風速を評価
		台風ごとの風向別風速の確
	風向別最大風速計算	率分布を計算し,最大風速
		の期待値を算出
	五 珇 期 待 値 計 質	風向別に再現期待値およ
	ロル羽印胆甲弁	び再現期間を計算
7	計算結果出力	計算結果の表形式での出
その	нт ут лн <i>л</i> ⊾ц/Ј	力とCSV ファイル書き出し
施	作業記録保友	作業記録の保存と解析途中
1 ^m		からの再開

表-2 地図投影パラメータ

投影法	ランベルト正角円錐図法				
中央経線	東経 135°0′0″				
標準緯線	北緯 23°0′0″および 北緯 50°0′0″(2 標準緯線)				
楕円体	GRS80				
測地系	ITRF94				

項目/出典 内容 台風経路データ 1951 年~2004 年の台風経路位置 /気象庁 情報 海面気圧値 1961 年~2004 年の全国の気象官 ′気象庁 署の海面気圧値 気象官署履歴 2004 年までの全国の気象官署の /気象庁 移動履歴 世界デジタル地図 100万分の1のデジタル世界地図 /米国国防地図庁 ポートアイランドの南西端設置の風 現地観測風速·風向 観測鉄塔で観測した 10 分間平均 /阪神高速道路(株) 風速·風向

表-3 使用データー覧

3. 台風のモデル化

(1) 既往台風データの収集と分析対象台風の抽出

気象庁が発表した1951年から2004年までの54年間 に発生した全台風(1445台風)から架橋地点に接近す る台風を抽出し,台風シミュレーションに用いる台風 特性パラメータ(台風気圧場の確率モデル)を決定す る.抽出条件は後述する架橋地点に設置されている風 観測鉄塔(北緯34°39′25.9″,東経135°12′15.4″) を中心に半径500kmの範囲を通過し,かつその範囲内 で中心気圧が980hPa以下となる台風とし,オーバーレ イ分析により抽出した.この結果,図-2に示す156 台風が対象となった.

(2) 台風特性パラメータの算出

架橋地点へ接近する台風の特性を示すパラメータとして,年平均発生数*m*,最接近時の台風中心までの距離(最接近距離)*R_{min}と方位*(中心方向角) *θ_{min}*,移動速度 *C*,移動方向 *θ_T*,中心気圧低下量 *D_P*,最大旋 衡風速半径 *R_M*,の7パラメータを各種確率分布に当てはめた.

具体的な当てはめには,各確率分布を示す確率紙を 作成する方法を用いた.確率紙に Hazen の方法でプロ ットした統計データの回帰直線を最小二乗法で求め, 二乗平均平方根誤差(RMSE: Root Mean Square Error)



を計算する. この RMSE が最小となる確率分布を当て はめた.

a)年発生数

台風の年平均発生数(m)は156/54=2.89(個)と なる.年発生数(m)は0および0に近い数値のみを とる資料の離散的確率分布の表現によく用いられるポ アソン分布に適合させる⁶.

b)中心方向角

まず,計算に用いる座標系を図-3 のとおり,東を 0°として反時計回りを正とする座標系を定義する.本 座標系で西は反時計回りで180°,時計回りで-180° と計算される.

台風の最接近点は架橋地点から台風経路に対する垂線の足を GIS の幾何解析で求めた. 図-4 は架橋地点 に最接近した時の台風中心方向角の頻度分布である. この頻度分布より,-180°から-112.5°および 67.5°か ら 180°で最接近するグループ1(図-5:68 台風)と -112.5°から 67.5°で最接近するグループ2(図-6: 88 台風)に分けて確率分布への当てはめを検討する.

中心方向角の確率分布への当てはめの結果,グループ1は対数正規分布,グループ2は正規分布によく当てはまった.

c)最接近距離

最接近距離は両グループとも一様分布によく当ては まった.



図-3 座標系の定義



図-4 中心方向角の頻度分布





d)移動速度

台風経路データには3または6時間ごとの台風中心 点が収録されているが、これを1時間毎に同定できる よう補間する. 台風の解析位置間の距離から移動速度 を算出し、中心点前後の経路の平均移動速度から解析 位置における移動速度を求めた後、速度の線形関係か ら1時間ごとの補間位置と移動速度を設定した. 移動 速度の確率分布への当てはめの結果、グループ1がワ イブル分布、グループ2は正規分布がよく当てはまっ た.

e)移動方向

移動方向は図-3 に示すように、台風中心から対象 地点へ向かうベクトルを基準に台風の進行方向を表す 角度である.計算基準は台風の最接近位置であるため、 移動方向は対象地点から台風経路に対する垂線の直角 方向となり、グループ1で90°、グループ2で270° の定数となる.

f)中心気圧低下量

気圧場(気圧分布)の計算式には、気象官署における毎正時観測結果との適合性が高く、解析値に不自然な値が得られた場合が最も少ないとされる Schloemerの提案式を用いる²⁾.

 $p(r) = p_c + D_p \cdot e^{-\frac{R_M}{r}}$ (3.1) ここに、p(r):気象官署の海面気圧 (hPa) p_c :中心気圧 (hPa) D_p :中心気圧低下量 (hPa) R_M :最大旋衡風速半径 (km)

r:台風中心と気象官署の距離(km) なお、中心気圧低下量とは台風の中心気圧と周囲の気 圧との差である.また、最大旋衡風速半径とは旋衡風 速(旋衡風:気圧傾度力と旋回による遠心力が釣り合 った状態で吹く仮想的な風)が最大となる半径をいう.

3(1)で抽出した 156 台風について,図-7 に示 すように,架橋地点に最接近したときの台風中心から 半径 500km 内の気象官署をオーバーレイ分析で抽出 し,その2点間の距離と海面気圧とを Schloemer の提 案式に当てはめ,中心気圧,中心気圧低下量および最 大旋衡風速半径の3変数を,修正 Marquardt 法⁷⁾によ り求めた.図-8 は T6118(第二室戸台風)の気圧場 を当てはめた例である.

上記手法で算出した中心気圧低下量を確率分布に当てはめた結果, グループ1, グループ2とも正規分布 が最もよく当てはまった.

g)最大旋衡風速半径

前項の中心気圧低下量と同様の手法で算出した最大 旋衡風速半径を確率分布に当てはめた結果,グループ 1 が対数正規分布,グループ2 がワイブル分布によく 当てはまった.

h)まとめ



台風特性パラメータの確率分布への当てはめの結果

台風番号:T6118 計算時刻:1961年09月16日 12:00 pc=944.98(hPa), Dr=60.28(hPa), Ru=106.15(km)





は図-9 に示すとおりである. ここで N(0,1)の標準正 規確率変数を用いると、パラメータは表-4 に示すと おりとなった.

(3) 台風特性パラメータ間の相関分析

架橋地点で計算した台風特性パラメータの内,移動 方向角,中心気圧低下量,最大旋衡風速半径,移動速 度,の4パラメータについて相関分析をおこなった. 台風の経路により全台風,グループ1,グループ2,の 3ケースに分類して分析した結果,表-5のとおりとなった.

表-5 が示すように、台風パラメータ間の相関はほ とんど見られないため、以下の台風シミュレーション では、各パラメータは独立として取り扱った.

表-4 設定した台風特性パラメータ

	台風特性パラメータ	分布形	設定値				
	年平均発生数 丽	POI	1.26				
	中心方向角 θ_{minl}	LOG	$82.11 \times e^{0.359N(0, 1)} + 67.5$				
グ	是按近距離 D	UNI	$0.15 \ (0 \leq R_{min} \leq 100)$				
ル	取饭儿吧神 Amin]	UNI	$0.10 (100 \le R_{min} \le 450)$				
プ	移動速度 C_l	WEI	C = 13.93, k = 2.80				
1	移動方向 θ_{TI}	CON	90°				
	中心気圧低下量 D _{Pl}	NOR	$N(32.83, 11.67^2)$				
	最大旋衡風速半径 R _{MI}	LOG	$189.05 \times e^{0.394N(0, 1)}$				
	年平均発生数 <i>丽</i> 2	POI	1.63				
	中心方向角 θ_{min2}	NOR	$N(73.27, 23.47^2) - 112.5$				
グ	星接近距離 P	UNI	$0.125 \ (0 \leq R_{min} \leq 150)$				
ル	取按UIEPHE Amin2	UNI	$0.0893 (150 \le R_{min} \le 500)$				
ー プ 2	移動速度 C2	NOR	$N(12.32, 5.11^2)$				
	移動方向 θ_{T2}	CON	270°				
	中心気圧低下量 D _{P2}	NOR	$N(33.62, 11.92^2)$				
	最大旋衡風速半径 R _{M2}	WEI	C = 164.79, k = 2.05				

POI:ポアソン分布, NOR:正規分布, LOG:対数正規分布 WEI:ワイブル分布, UNI:一様分布, CON:定数

		•			
	台風特性パラメータ	θ_T	D_P	R_M	С
	移動方向角 θ_T	1.000	0.056	-0.135	-0.144
全ム	中心気圧低下量 D _P	0.056	1.000	-0.193	0.329
風	最大旋衡風速半径 R _M	-0.135	-0.193	1.000	0.032
	移動速度 C	-0.144	0.329	0.032	1.000
グルー	移動方向角 θ_T	1.000	0.080	-0.208	-0.439
	中心気圧低下量 D _P	0.080	1.000	-0.299	0.329
プ	最大旋衡風速半径 R _M	-0.208	-0.299	1.000	-0.151
1	移動速度 C	-0.439	0.329	-0.151	1.000
ゲ	移動方向角 θ_T	1.000	0.053	-0.388	0.069
N	中心気圧低下量 D _P	0.053	1.000	-0.058	0.336
プ	最大旋衡風速半径 R _M	-0.388	-0.058	1.000	0.218
2	移動速度 C	0.069	0.336	0.218	1.000

表-5 台風特性パラメータ間の相関マトリクス

4. 傾度風・地上風の計算と観測記録との較正

(1) 傾度風・地上風モデルの作成

 ・ ・ 地上風のモデルには松井の方法に倣い, Meng

 らのモデル⁸⁾ を用いる.

(2)架橋地点での台風時風観測結果と周辺環境

本研究の対象としているポートアイランド(架橋地 点)では3(1)で触れたように風観測鉄塔が設置さ れ,約6年分の風速・風向データが収集されている(図 -10).この風観測データを整理の後にデータベース 化し,次項の較正に用いた.

次に架橋地点の周辺環境について述べる.架橋地点 はポートアイランドの南西側に位置し,南側は大阪湾 に面し神戸空港を除きすべて海上となる.西から北に かけては,神戸港と住宅地があり,その背後に山地の 地形となる.北から東にかけてはポートアイランドの中高



層の建物群~神戸港~商業地となっている.したがって, 架橋地点の南側の地表面粗度は小さく,北西から北東の 順に粗度は大きくなると考えられる.また,架橋地点周辺 の比較的大きな地形の影響として,架橋地点の北西~北 東側には 500~1000m 級の六甲山地があり,北風は山越 えの風となる.西風,東風は六甲山地が障害物となって風 の回り込みや収束などによる風向の変化も生じると考えら れる.(図-11)

(3) 現地観測記録との較正

Meng らのモデルを用いた地上風の計算結果は,地 表面粗度は一様で,かつ周辺地形を平面地形として扱 っている.そこで,近似的な対処として対象台風につ いて地上風速・風向を計算し,同一時刻の現地風観測 結果と比較することで 1)風向別風向偏差を算出して 風向の系統的誤差を補正,2)大規模地形の影響なども 含めた等価粗度長を風向別に設定,の2点の較正を実 施する.較正に用いる台風は抽出した156台風の内, ポートアイランドの風観測記録が得られている 1998 年11月19日以降に発生した23台風とした(図-12).

前項で述べた周辺の状況から,表-6 を参考に等価 粗度長の初期値を設定し,地上高さ25m位置での計算 結果と観測値を比較し,風向偏差を風向偏位量として 補正しつつ,風速比が1に近づくよう風向別粗度長を



図-12 較正対象台風の経路(23 台風)

表-6 地表面粗度区分と粗度長

粗度 区分	周辺地域の地表面の状況	べき 指数 a	粗度長 $z_0(m)$
Ι	海上のようなほとんど障害物の ない平坦地	0.10	0.0002
II	田園地帯や草原のような, 農作 物程度の障害物がある平坦地. 樹木・低層建築物などが散在し ている平坦地	0.15	0.01
III	樹木・低層建築物が密集する地 域,あるいは中層建築物(4~9 階)が散在している地域	0.20	0.1
IV	中層建築物(4~9 階)が主とな る市街地	0.27	1.0
V	高層建築物(10 階以上)が密集 する市街地	0.35	5.8

※建築物荷重指針・同解説 ⁹⁾ に追加



最適化した. なお,表-6の粗度長の値は松井の方法 に倣い,建築物荷重指針・同解説⁹⁾を参考に算出した. 最終的に,計算値と観測値は図-13のように収束し, 等価粗度長と風向偏位量は表-7に示す値となった.

実測値で較正した Meng らのモデルによる計算値と 観測値について、台風時の風向・風速の10分ごとの時 間変化は T0418 で図-14 のようになった.また、最終 的に較正で用いられた11 台風について、計算値と実測 値の残差の頻度分布は図-15 に示すように正規分布 に近い分布となった.つまり、本節で較正した Meng



表-7 等価粗度長と風向偏位量の設定値





らのモデルは,実現象を標準偏差 2.66m/s で説明して いる.

(4) 風速変動モデルの作成

台風時の気圧場から推定した風速に比べ,実測され た風速(10分間平均風速)は大きく変動している.併 せて,台風モデルによる計算値の平均化時間は実測値 の10分という値に比べ非常に長い時間に相当すると され,米国の例では約1時間程度とされている¹⁰⁾.そ こで,最終的に較正に用いた11台風について,実際の 10分間平均風速の値は,前節で得た標準偏差2.66m/s を10分間平均風速の変動幅として正規分布を与える ことで平均化時間の違いによる風速の変動幅を考慮し て,台風時における最大値の確率分布を求める³⁾.

5. 風向別年最大風速の確率分布の計算

(1) 台風シミュレーションの概要

台風特性を表すパラメータの確率モデルを用い,確 率分布にしたがう乱数を発生させることにより多くの 台風を生成して,気圧場,風速場を計算する.生成し た個々の台風をそれぞれの経路上で逐次移動させ,架 橋地点の風向・風速を算出し,台風ごとに風向別最大 風速を求め,最終的に風向別年最大風速の確率分布を 計算する.台風シミュレーション手法の概要は図-16, 台風シミュレーションの具体的方法は図-17 のとおりであ る.台風特性パラメータから年最大風速の確率分布を解 析的に表すことは困難であることから,GIS 上で台風モデ ルを逐次移動させて風向・風速を計算する.



図-16 台風シミュレーション手法の概要



図-17 台風シミュレーションのフロー図

(2) 風向別年最大風速の計算

10 分間平均風速の計算値を *u_j*とすると, 10 分間平 均風速の変動範囲は次式で表される⁵⁾.

$$F_j(u) = N(u_j, \sigma_{u_j}^2)$$
(5.1)

ここに, j:時刻 t を示す指標

 $N(u_{j}, \sigma_{uj}):$ 平均 u_{j} ,標準偏差 σ_{uj} の正規分布 したがって、一つの台風時の風向区画k(=1~16)の 最大風速の確率分布は次のように表される⁵⁾.

$$F_k(u) = \prod F_j(u)^{W_k(\theta_j)}$$
(5.2)

ここに, *W_k*(*θ_j*): *θ_j*が風向区画*k*に属する場合 1, その他は 0

風向不確定性とは風向に関する「わからなさ」を示 し、モデル化誤差や標本化誤差などが含まれる¹¹⁾.シ ミュレーション上では、計算した風向区画の左右の区 画に対しても計算区画と同じ計算風速が観測されたも のとして扱っている(図-18).

最後に,風向区画 k における年最大風速 Ak の確率分



図-18 風速変動・風向不確定性の概念

布は下式で計算する5).

$$F_{A_k}(u) \cong \frac{1}{N_T} \sum_{i=1}^{N_T} \{ \prod_{l=1}^{m_i} I_{k} F_k(u) \}$$
(5.3)

ここに, N_T : シミュレーション年数

_{*i,l}F_k(u):第 i 年の第 l 番目の台風の最大風速の 確率分布</sub>*

m_i:第*i*年の台風発生数

図-17 のフローに沿って台風シミュレーションを 実施する(図-19).計算高さ地上10m,シミュレー ション試行年数は10000年,風速変動値2.66m/s,風向 不確定性を1区画考慮した.シミュレーションの結果, 風向別年最大風速の確率分布を極値1型(Gumbel)確 率紙上に表すと図-20のようになった.極値1型で再 現期間100年は規準化変数Sが4.6の位置にあたる.



図-19 シミュレーションの様子(システム画面)





図-21 風向別風速の 100 年再現期待値

これを全風向で読み取り,風配図として表したものが 図-21 である.最大風速は南南西で 35.0m/s,全体的 に南よりの風が強い傾向が現れている.

(3) 卓越風向の強風をもたらす台風

台風シミュレーションで最大風速を計算した南南西 の風に影響する台風特性パラメータを検討する.10000 年のシミュレーションの結果,28735 台風が発生し, この中から年最大風速の確率分布における最大レベル の台風を抽出して強風をもたらす要因を考察する.こ こでは風速上位の20台風(概ね最大風速が38m/s以上) の台風特性パラメータを表-8,その経路図を図-22 に示す.図-23は上位100台風の経路図であり,経路 のばらつきは次第に大きくなる.

以上より,南南西の強風をもたらす台風の特徴とし て以下の知見を得た.



図-22 試行年数 10000 年の風速上位 20 台風の経路



図-23 試行年数 10000 年の風速上位 100 台風の経路

唐 侍	山国平日※1	風速	中心方向角	最接近距離	移動速度	推定中心気圧	中心気圧低下量	最大旋衡風速半径
順112.	口風笛方	(m/s)	$\theta_{min}(\mathbf{g})$	R_{min} (km)	C(m/s)	$p_c(hPa)^{\otimes 2}$	$D_P(hPa)$	$R_M(\mathrm{km})$
1	G1-4136-1	43.66	115.86	71.78	20.42	948.40	64.60	95.69
2	G1-4532-1	42.07	133.69	55.16	16.40	951.91	61.09	73.43
3	G1-7263-2	39.72	124.51	42.94	10.88	950.03	62.97	81.45
4	G1-8248-1	39.51	147.15	70.25	18.86	953.26	59.74	125.24
5	G1-9487-2	39.11	111.85	110.04	20.31	953.05	59.95	178.89
6	G1-5251-2	39.06	120.34	180.55	14.26	938.92	74.08	184.05
7	G1-4839-3	38.93	152.34	121.94	5.85	936.25	76.75	105.50
8	G1-5385-2	38.75	134.63	92.05	17.86	951.33	61.67	161.08
9	G1-9859-3	38.74	114.12	93.13	7.27	948.20	64.80	122.72
10	G1-3846-1	38.73	142.55	63.60	28.41	970.07	42.93	118.18
11	G1-2643-1	38.66	152.10	126.62	18.42	942.46	70.54	226.82
12	G1-2895-1	38.54	154.73	80.95	12.60	947.68	65.32	140.39
13	G1-6976-4	38.51	156.11	92.96	16.94	953.57	59.43	131.40
14	G1-7943-1	38.42	140.04	61.63	24.56	966.40	46.60	110.14
15	G1-1395-1	38.32	121.78	132.57	18.16	953.15	59.85	112.65
16	G1-9858-1	38.32	140.52	88.93	24.81	959.60	53.40	168.19
17	G1-9706-1	38.18	141.34	140.25	10.04	943.19	69.81	166.25
18	G1-1038-1	38.08	150.68	62.45	20.30	965.64	47.36	71.92
19	G1-2379-1	37.88	117.96	144.59	19.28	951.02	61.98	227.02
20	G1-6850-1	37.71	125.14	130.97	20.82	959.88	53.12	155.28

表-8 試行年数 10000 年の風速上位 20 台風の台風特性パラメータ

※1 台風番号は GX-YYYY-N で示し, X はグループ番号, Y は発生年, N は発生年内の台風番号である.

※2 標準気圧を1013hPaと仮定した場合の値を示す.(中心気圧=1013-中心気圧低下量)

- 台風最接近時の中心方向角が 110~160 度, 距離 が 40~180km にあり, 岡山県東部から南部を通過 する台風が架橋地点に強風をもたらす.
- 中心気圧低下量は 40~70hPa,最大旋衡風速半径 は 70~230km の範囲にあり、中心気圧が極端に低 くなくても、経路により強風をもたらしている.
- 3) 移動速度が比較的大きい.地形の影響を考慮すると,偏西風などの強風帯の影響を受け,移動速度を増した台風が強風をもたらすと考えられる.

(4)顕著台風の経路の影響

過去に大きな風速を観測した台風に着目し、台風の 経路が架橋地点での最大風速に与える影響を考察する. ここでは、架橋地点から最も近い気象台である神戸海 洋気象台で観測した 1961 年以降の年最大風速上位 5 台風と、ポートアイランドでの観測において、グルー プ1と2それぞれで最大風速を記録した2台風につい て、実経路の再現による風速計算(図-24)とともに、 最接近時に最大旋衡風速半径の位置を通過するよう台 風をシフトさせた経路(図-25)で風速を計算した. 既往の台風の台風特性パラメータを変えずに経路のみ シフトさせた結果、表-9 に示すとおり、幾つかの台 風で 100 年再現期待値を超過する風速が計算された.



図-25 T6118(第二室戸台風)の経路シフトの結果

表-9 経路シフト前後の最大風速期待値と相当する再現期間

	経路シフト前			経路シフト後		
台風名	風速	围向	再現期間※)	風速	周向	再現期間※)
	(m/s)	風回	(年)	(m/s)	風回	(年)
T6118	28.7	SW	9	40.2	S	2265
T6207	26.4	Ν	219	27.6	S	5
T6420	32.2	SSW	26	32.4	S	28
T6523	35.1	SSW	105	36.3	S	201
T7220	22.6	NW	14	36.2	S	190
T0111	17.2	NNE	6	25.4	S	3
T0/16	31 /	S	9	20/	NNE	0

※)図-20のシミュレーション結果に基づいて算出



図-26 経路シフトによる 100 年再現期待値超過台風

特に T6118(第二室戸台風)では,風速 28.7m/s から 40.2m/s に増大した.経路が最大風速に与える影響は非 常に大きいと考えられる.また,南よりの風で100年 再現期待値を超過する経路は,シミュレーションで強 風をもたらした経路と一致した(図-26).

(5) 確率分布を安全側に設定した場合の影響

台風特性パラメータの内,確率分布の裾野部が架橋 地点の風速に与える影響が大きいものは表-8 より中 心気圧低下量と移動速度と推定される.そこで,中心 気圧低下量の影響を調べるため,確率分布として分布 の上方裾野部の頻度が大きい対数正規分布に当てはめ, その結果を用いて台風シミュレーションをおこない, 風向別風速の再現期待値を算出した.

a)中心気圧低下量の対数正規分布への再当てはめ

対数正規分布に当てはめ直した中心気圧低下量は, N(0,1)を標準正規確率変数とすると以下のように表す ことができる.

グループ1 $D_{PI}=30.85 \times e^{0.397N(0,1)}$

グループ2 $D_{P2}=31.41 \times e^{0.435N(0,1)}$

当てはめた確率分布は図-27に示すとおり,分布の 上方裾野部を安全側にモデル化している.

b) 風向別風速の再現期待値の再算出

中心気圧低下量の確率分布を対数正規分布に変更し, 風向別年最大風速を算出した結果,100年再現期待値 の風配図は図-28,南南西での風速が上位20位までの



図-28 D_pを対数正規分布に当てはめた場合の風向 別風速の100年再現期待値(実線,破線はオリジナル)

SSE

SSV

台風経路は図-29のとおりとなった.以上より,確率 分布の当てはめによる風速の再現期待値への影響について,以下の知見を得た.

- 1) 風速の100年再現期待値は中心気圧低下量を対数 正規分布に当てはめたことで若干増加して南南 西の風で37.7m/s となった.
- 南南西の最大風速の期待値の上位 20 台風では、 風速が 44.0m/s 以上となる第8位までの台風の中 心気圧は概ね 920hPa 以下となった.
- 3) 経路のばらつきが大きくなった.すなわち,架橋 地点での風速に対し,通過経路よりも中心気圧低 下量の影響がより大きい台風が出現していると 考えられる.



図-29 中心気圧低下量を対数正規分布に当てはめ た場合の風速上位 20 台風の経路

(6)シミュレーション試行年数の影響

最後に、シミュレーション試行年数による風速の再 現期待値への影響を確認する.試行年数を10000年お よび 50000年としてシミュレーションを実施した結果, 図-30および表-10に示すとおりとなった.

この結果より,期間 100 年から 1000 年程度の再現期 待値を算出するにあたっては,試行年数は 10000 年で 十分に安定していると考えられる.

表-10 風向	別風速の 100) 年再現期待値	(単位:	m/s)
---------	----------	----------	------	------

風向	試行年	数(年)		風向 試行年数(年) 10000 5000	数(年)	
迎到	10000	50000			10000	50000
Ν	25.07	24.97		S	34.99	35.06
NNE	22.07	22.04		SSW	35.01	35.09
NE	23.00	23.04		SW	34.20	34.30
ENE	23.03	23.06		WSW	29.89	30.09
Е	22.50	22.51		W	25.51	25.56
ESE	22.33	22.24		WNW	25.66	25.67
SE	24.99	24.85		NW	26.37	26.34
SSE	34.28	34.31		NNW	25.26	25.13



6. おわりに

本研究では、松井の方法を基に GIS ベースの台風シ ミュレーション・システムを開発し、架橋地点におけ る風向別風速の再現期待値を推定した.その結果、風 速の 100 年再現期待値は南南西の風で 35.0m/s となり、 台風特性パラメータのうち中心気圧低下量の確率分布 形状をより安全側に設定した場合は 37.7m/s となった. 架橋地点に対して強風をもたらす要因は、経路の影響 が大きいことを既往台風の経路シフトにより示した. また、シミュレーション試行年数は 100 年再現期間を 求める場合においては、10000 年の試行で十分である ことを示した.さらに、GIS の利用によりシミュレー ションの途中状況や結果の視覚的な表現を実現し、空 間解析機能を風速計算時の初期条件、境界条件の設定 に用いるなど数値シミュレーションに応用することが できた.

今後,本研究で推定した風速の再現期待値を踏まえ, さらに,長大橋設計への影響度や気象変動による不確 定性,近隣の既設長大橋で設定された基本風速などを 総合的に考慮して,本橋の基本風速が設定される.

本研究における今後の課題としては,以下の項目が 挙げられる.

- 1) 数値地形モデルによる大規模地形の考慮
- 2) GIS を用いた論理的な粗度長の設定方法の確立
- 3) リアルタイム観測システムとの連携

本研究では傾度風・地上風モデルを実測値で較正し, 等価粗度長と風向偏位量を与えて風速予測の精度を向 上させているが,実測値がない場合は1)と2)の課題 を解決し,較正作業なしで等価粗度長と風向偏位量を 設定する必要がある.また3)について,道路・橋梁・ 鉄道などの交通管理においては精度よいリアルタイム 強風予測システムが切望されている.リアルタイム観 測システムと連携し,短期予測にも本システムが適用 できるよう,予測精度を向上させるとともに,台風シ ミュレーション・システムの更なる発展を目指したい と考えている.

謝辞:本研究の実施にあたり,松井正宏助教授(東京 工芸大学工学部建築学科)から台風シミュレーション 手法について数々の貴重なご教示を頂きました.また, 松本勝教授(京都大学大学院工学研究科社会基盤工学 専攻)には長大橋の基本風速の検討に台風シミュレー ションを導入することの必要性をご教示頂くと共に, 検討に当たって有益なご助言を頂きました.ここに深 い感謝の意を表します.

参考文献

- Georgiou, P.N., Davenport, A.G. and Vickery, B.J: Design wind speeds in regions dominated by tropical cyclones, *Journal of Wind Engineering and Industrial Aerodynamics*, Vol.13, pp.139-152, 1983.
- 光田寧,藤井健:台風による風災害の予測,日本風工 学会誌,第72号,pp.73-91,1997年7月.
- 3) 松井正宏, 孟岩, 日比一喜:実測と台風モデルの平均 化時間の違いを考慮した台風シミュレーションによる 年最大風速の予測手法,日本建築学会構造系論文集, 第 506 号, pp.67-74, 1998 年 4 月.
- 勝地弘,山田均,宮田利雄,斎藤智久:海面水温の影響を導入した台風シミュレーション,日本風工学会論 文集,第29巻第3号,pp.1-17,2004年7月.
- 5) 松井正宏:構造物の耐風設計における台風モデルを用 いた風速の評価とその応用に関する研究,京都大学博 士論文,1999年11月.
- 6) 藤井健,塚本修,光田寧:日本本土に来襲する台風の 統計的性質について,京大防災研究所年報,第28号
 B-1, pp.1-11, 1985年4月.
- 中川徹,小柳義夫:最小二乗法による実験データ解析 プログラム SALS,東京大学出版会,1982年5月.
- 8) Meng, Y., Matsui, M. and Hibi, K.: A numerical study of the wind field in a typhoon boundary layer, *Journal of Wind Engineering and Industrial Aerodynamics*, Vol.67&68, pp.437-448, 1997.
- (社)日本建築学会:建築物荷重指針・同解説,丸善, 1993 年 6 月.
- Vickery, P.J. and Twisdale, L.A.: Wind-field and filling models for hurricane wind-speed predictions, *Journal of Structural Engineering*, Vol.121, No.11, pp.1700-1709, 1995.11.
- 11) Matsui, M., Ishihara, T. and Hibi, K.: Directional characteristics of probability distribution of extreme wind speeds by typhoon simulation, *Journal of Wind Engineering and Industrial Aerodynamics*, Vol.90, pp.1541-1553, 2002.

(2006.5.19受付)