3. 地震動等の解析

3.1 予測手法

3.1.1 計測震度の算出の手順

日本海溝・千島海溝の両モデルの解析に当たって採用した地表における計測震度の算出方法を示す。断層から放射された波は地盤で増幅され、地表に到達する。地盤は地震基盤(せん断波速度 3km/s 相当層)から工学的基盤(せん断波速度 0.6km/s 相当層)までの深部地盤と、工学的基盤から地表までの浅部地盤に分けてモデル化する。

深部地盤モデルは、地震調査研究推進本部による全国地震動予測地図の作成に使用されたモデル (J-SHIS V3.2) を、浅部地盤モデルは、H24・25年度調査で作成したモデルを用いた。深部地盤モデルは、統計的グリーン関数法を用いた工学的基盤における地震動の計算に取り込む。

工学的基盤から地表までの地震動予測手法としては、2パターンを採用する。1パターン目は、工学的基盤における加速度波形を入力とし、浅部地盤で等価線形解析を行うことで、地表の地震動を算出する。2パターン目は、前回調査結果の震度増分を加えて地表における計測震度を算出する。安全側を考慮し2パターンの最大値を採用した。なお、H24・25年度調査モデルについては、H24・25年度調査における解析結果を用いた。

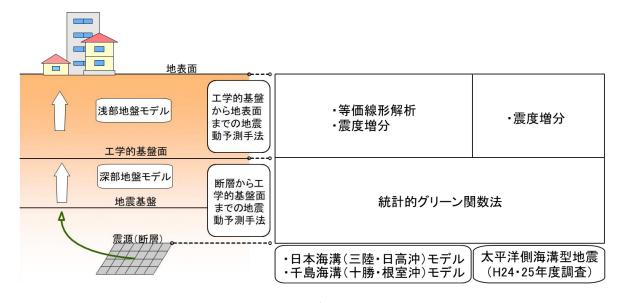


図 3.1.1 地盤構造モデルと算出手法の概要

3.1.2 工学的基盤における波形 (震度) の算出

工学的基盤における波形(震度)の算出手 法は、国、県、政令指定都市で広く用いられ ている統計的グリーン関数法による強震動 解析手法を用いる。

強震動解析では、工学的基盤までは地震学的に想定される振幅スペクトルに確率的な位相を与えて作成した小地震波形をグリーン関数とし、設定された地震断層モデルに従い小地震波形の合成を行う、いわゆる統計的グリーン関数法である。

この手法は、断層上の強震動生成域(アスペリティ)を考慮した計算を行うとともに、 震源直近での長周期成分を考慮した幾何減 衰を採用する。

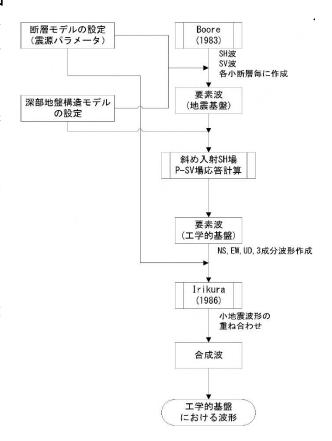


図 3.1.2 統計的グリーン関数法を用いた 工学的基盤面の作成

表 3.1.1 震源断層の評価手法

評価方法		地震動評価手法の特徴	〇:長所 ×:短所	利用状況
経験的手法 翠川・小林の方法		多数の地震観測記録を統計的に処理して求められた回帰モデルを用いて予測する手法、地震動最大値やスペクトル、波形の経時特性などを対象に回帰モデルを作成する。 経験的距離減衰式を断層モデルによる地震動の評価手法と結びつけて、断層の広がり、断層破壊過程を考慮して地震動を推定できる手法で	○観測値の平均的特性を反映した予測値が得られる。 ×震源域での破壊過程を反映することが難しい。 ○簡便法、設計実務上広く用いられている。 ×経験的手法を利用していることから、物理的意味にあいまいなところがある。	広く一般的に利 用されている。
半経験的手法	経験的 グリーン関数	ある。 予測地点で得られた中小地震観測記録を要素 地震波とし、断層モデルの考え方に基づいてこれを重ね合わせて大地震時の地震動を評価する 手法である。	○震源の破壊過程とサイト固有の特性を 反映した予測が可能 ×観測記録がないと評価できない	国、県、政令指定都市レベルで用いられている。
	統計的 グリーン関数	多数の地震観測記録を処理して求められた平均的特性を有する要素波を作成し、断層モデルの考え方に基づいてこれを重ね合わせて大地震時の地震動を評価する手法。地盤増幅特性は別途考慮する。	○観測記録がなくても評価可能 ○震源の破壊過程を反映した予測が可能である。 ×盆地など不整形の影響の評価が難しい。 ×評価結果のバラツキが大きい。	
理論的方法		断層モデルの理論に基づいて震源特性を求め、地震波の伝播特性と表層地盤の増幅特性を 弾性波動論により理論的に計算し、評価する手 法。表層のサイト特性は経験的に求めたものを 利用することも可能である。	〇震源域での破壊過程及び盆地の影響を反映したやや長周期地震動を精度よく予測可能である。 ×多くの情報が必要である。 ×短周期帯域での地震動の評価は困難である。	事例が少ない。
ハイブリッド合成法		長周期帯域は理論的方法、短周期帯域は半経 験的方法で求め、それらを合成する手法。それ ぞれの寄与は中間的な周期でフィルターして足 し合わせる。	〇広周期帯域の強震動予測が行える。 ×マッチング周期の選択が重要である。 ×使用手法の欠点がそのまま反映される。	

※日本建築学会「地盤振動-現象と理論-」より転載・加筆

3.1.3 統計的グリーン関数法

震源~工学的基盤までの地震動予測手法として、釜江ほか(1991)による統計的グリーン関数法を用いた。この方法は、中小規模地震を要素地震としてその記録に含まれている震源から観測点に至る地震動の伝播経路の特性を利用し、震源での断層理論に基づく記録の重ね合わせによって大地震の地震動を作成しようとする経験的グリーン関数法の考え方に基づくものである。経験的グリーン関数法の計算方法としては、Irikura(1986)²²のものが良く知られている。

経験的グリーン関数法は、想定地震の震源域で発生した中小規模地震の観測波形が調査地で観測されている場合に適用可能である。しかし実際には、そのような条件に合った地震記録が観測されていることは稀である。そのため、釜江ほか(1991)は、観測波形の代わりに、Boore (1983)²³ による確率的地震動波形を地震基盤 (Vs=3000m/s 程度の層) での波形として作成し、これを要素波として用いて Irikura (1986)による波形合成を行う方法を提案した。このとき、地震動の伝播経路の評価は、調査によって明らかになった深部・浅部の地盤構造を使用して理論的方法により行っている。具体的には、以下の手順に基づき、計算を行っている。

(作業内容)

① 対象とする断層面を小断層に分割し、小断層毎に、Boore $(1983)^{23}$ の手法により ω^{-2} を満たす要素波形の振幅スペクトルの形状を求める。この振幅スペクトル形状は以下の通りである。

$$S_{A}(\omega) = \frac{R_{\phi\theta}}{4\pi\rho\beta^{3}} M_{0} \cdot \frac{\omega^{2}}{1 + \left(\frac{\omega}{\omega_{c}}\right)^{2}} \cdot \frac{1}{\sqrt{1 + \left(\frac{\omega}{\omega_{max}}\right)^{2s}}} \cdot \frac{e^{-\frac{\omega R}{2Q\beta}}}{R}$$

 $\omega_{\rm c}=2\pi f_{\rm c},\;f_{\rm c}=4.9\times 10^6 \beta (\Delta\sigma/M_0)^{1/3},\;\omega_{\rm max}=2\pi f_{\rm max},\;S:$ 定数(ここでは 4. 0), $f_{\rm max}=6{\rm Hz}$ (鶴来ほか (1997) 24 、兵庫県南部地震の解析値)

 M_0 は地震モーメント(Nm), ρ は密度(g/cm³), β は媒質のS波速度(m/s), $\Delta\sigma$: 応力降下量(Pa),R:震源距離(km),Q: 地盤のQ値である。

なお、観測点が震源近傍にある場合、統計的グリーン関数法の地震動振幅が過大評価されることから、幾何減衰として1/(R+C)を導入した。

- ② 要素波形の位相スペクトルは、Boore (1983) ²⁶ に従ってホワイトノイズに包絡形を施した波形のスペクトルをかけ合わせて設定する。位相を与える場合には乱数を用いるが、長周期成分まで考慮できるように香川(2004)に基づき、長周期(変位波形)でコヒーレントな統計的グリーン関数を生成できるように乱数を設定する。また、長周期側で各要素断層の波形の位相を揃えるため、アスペリティ、背景領域ごとに小断層に対して共通の位相を使用する。
- ③ 上式中の $R_{\phi\theta}$ はラディエーション係数であるが、これは、各小断層から計算地点への方位角、射出角により計算する。この時、Kamae and Irikura (1992) 27 と同様に、周波数依存型の放射特性を導入した。これは、周波数 0.25Hz 以下では理論的放射特性に従い、2.0Hz 以上では等方的な放射特性となるものである。ここでは S 波のみを考えているため、SH 波、

SV波毎に振幅スペクトルを求める。

- ④ 小断層毎にすべり量・応力降下量が異なる場合は、それに応じて各小断層の M_0 、 $\Delta \sigma$ を設定する。
- ⑤ 伝播経路の減衰特性 Q 値は、内閣府と同様に次式の周波数依存の値を設定する。なお、周波数 $f = 1.0 \, Hz$ の値を用いることとした。

○プレート境界地震

$Q = 130f^{0.77}$

- ⑥ 上記手法で作成した計算地点での地震基盤におけるスペクトルに対して、地表までの地盤 構造による増幅を考慮するため、SH 波については斜め入射の SH 波動場を、SV 波について は、P-SV 波動場の応答計算を行う。
- ⑦ 求められた工学的基盤でのTransverse、Radial、UD波形をNS、EW、UDに射影する。
- ⑧ 工学的基盤での各小断層からの波形を Irikura (1986) および入倉ほか (1997) 29 に従って、 震源断層内の破壊伝播に応じて、それぞれの成分毎に足し合わせる。これより、工学的基 盤での 3 成分波形を求めることができる。

3.1.4 断層パラメータの設定

(1) 日本海溝(三陸・日高沖)モデル

内閣府による「日本海溝・千島海溝沿いの巨大地震モデル検討会」で検討されたモデルを用い、「一般社団法人 社会基盤情報通信推進協議会(Webサイト:G空間情報センター)」で公開されている強震断層パラメータを基に断層パラメータを設定した。モーメントマグニチュード(Mw)9.1であり、破壊開始点(震源)は、(E142°52′、N41°08′)とした。破壊開始点の深さは、20 kmとした。なお、Mw9.1 は、背景領域を含む地震の規模であるが、内閣府と同様に強震動生成域(SMGA: Strong Motion Generation Area)のみを用いて計算を実施した。

表 3.1.2 日本海溝(三陸・日高沖)の強震断層パラメータ

CMCA	面積(km²)	7, 512	強震動生成域の面積の和
SMGA	地震モーメント(Nm)	4. 6×10^{21}	強震動生成域の地震モーメントの和
	面積(km²)	2, 746. 6	
	地震モーメント(Nm)	1.8×10^{21}	$M_0 = 0.41 \times \Delta \sigma \times S^{3/2}$
SMGA(1)	Mw	8. 1	$\log M_0 = 1.5 M_w + 9.1$
	応力パラメータ(Mpa)	30.0	
	ライズタイム(s)	9. 3	$0.5 \times \sqrt{S}/V_r$
	面積(km²)	2, 686. 6	
	地震モーメント(Nm)	1. 7×10^{21}	$M_0 = 0.41 \times \Delta \sigma \times S^{3/2}$
SMGA2	Mw	8. 1	$\log M_0 = 1.5 M_w + 9.1$
	応力パラメータ(Mpa)	30.0	
	ライズタイム(s)	9. 2	$0.5 \times \sqrt{S}/V_r$
	面積(km²)	2, 078. 5	
	地震モーメント(Nm)	1. 2×10^{21}	$M_0 = 0.41 \times \Delta \sigma \times S^{3/2}$
SMGA3	Mw	8.0	$\log M_0 = 1.5 M_w + 9.1$
	応力パラメータ(Mpa)	30.0	
	ライズタイム(s)	8. 1	$0.5 \times \sqrt{S}/V_r$
そのほか	破壊伝搬速度	2.83	$V_r = V_s \times 0.72$
-C 0714713	fmax	6.0Hz	

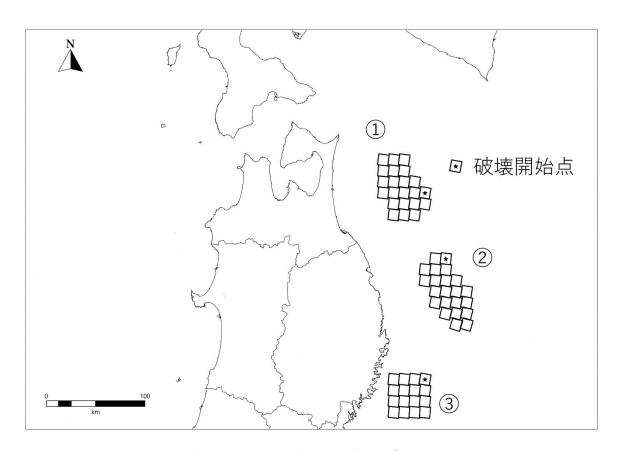


図 3.1.3 日本海溝(三陸・日高沖)の各セグメントと SMGA の位置

(2) 千島海溝(十勝・根室沖)モデル

内閣府による「日本海溝・千島海溝沿いの巨大地震モデル検討会」で検討されたモデルを用い、「一般社団法人 社会基盤情報通信推進協議会(Web サイト: G 空間情報センター)」で公開されている強震断層パラメータを基に断層パラメータを設定した。モーメントマグニチュード(Mw)9.3であり、破壊開始点(震源)は、(E144°07′、N41°48′)とした。破壊開始点の深さは、16.91 kmとした。なお、Mw9.3 は、背景領域を含む地震の規模であるが、内閣府と同様に強振動生成域のみを用いて計算を実施した。

表 3.1.3 千島海溝(十勝・根室沖)の強震断層パラメータ

	面積(km²)	13, 757	強振動生成域の面積の和
SMGA	地震モーメント(Nm)	7.0×10^{21}	強振動生成域の地震モーメントの和
	面積(km²)	840.5	JAJA(3) 上次次ペンプロ及 こ / V 1 ♥ 2 / H
	地震モーメント(Nm)	3.0×10^{20}	$M_0 = 0.41 \times \Delta \sigma \times S^{3/2}$
SMGA(1)	Mw	7.6	$\log M_0 = 1.5M_w + 9.1$
22011	応力パラメータ(Mpa)	30.0	-8 0 - W -
	ライズタイム(s)	5. 1	$0.5 \times \sqrt{S}/V_r$
	面積(km²)	1, 812. 8	0.0 11 40/17
	地震モーメント(Nm)	9. 5×10^{20}	$M_0 = 0.41 \times \Delta \sigma \times S^{3/2}$
SMGA2	Mw	7. 9	$\log M_0 = 1.5M_w + 9.1$
	応力パラメータ(Mpa)	30.0	
	ライズタイム(s)	7. 5	$0.5 \times \sqrt{S}/V_r$
	面積(km²)	1, 058. 4	, :
	地震モーメント(Nm)	4. 2×10^{20}	$M_0 = 0.41 \times \Delta \sigma \times S^{3/2}$
SMGA3	Mw	7. 7	$\log M_0 = 1.5M_w + 9.1$
	応力パラメータ(Mpa)	30.0	
	ライズタイム(s)	5. 7	$0.5 \times \sqrt{S}/V_r$
	面積(km²)	1, 199. 0	
	地震モーメント(Nm)	5. 1×10^{20}	$M_0 = 0.41 \times \Delta \sigma \times S^{3/2}$
SMGA4	Mw	7. 7	$\log M_0 = 1.5 M_w + 9.1$
	応力パラメータ(Mpa)	30.0	
	ライズタイム(s)	6. 1	$0.5 \times \sqrt{S}/V_r$
	面積(km²)	2, 159. 2	
	地震モーメント(Nm)	1. 2×10^{21}	$M_0 = 0.41 \times \Delta \sigma \times S^{3/2}$
SMGA(5)	Mw	8.0	$\log M_0 = 1.5 M_w + 9.1$
	応力パラメータ(Mpa)	30.0	
	ライズタイム(s)	8. 2	$0.5 \times \sqrt{S}/V_r$
	面積(km²)	991.8	
	地震モーメント(Nm)	3.8 \times 10 ²⁰	$M_0 = 0.41 \times \Delta \sigma \times S^{3/2}$
SMGA6	Mw	7. 7	$\log M_0 = 1.5 M_w + 9.1$
	応力パラメータ(Mpa)	30.0	
	ライズタイム(s)	5.6	$0.5 \times \sqrt{S}/V_r$
	面積(km²)	995. 7	2/2
_	地震モーメント(Nm)	3.9×10^{20}	$M_0 = 0.41 \times \Delta \sigma \times S^{3/2}$
SMGA(7)	Mw	7. 7	$\log M_0 = 1.5 M_w + 9.1$
	応力パラメータ(Mpa)	30. 0	<u></u>
	ライズタイム(s)	5. 6	$0.5 \times \sqrt{S}/V_r$

	面積(km²)	2, 290. 8	
	地震モーメント(Nm)	1. 3×10^{21}	$M_0 = 0.41 \times \Delta \sigma \times S^{3/2}$
SMGA®	Mw	8.0	$\log M_0 = 1.5 M_w + 9.1$
	応力パラメータ(Mpa)	30.0	
	ライズタイム(s)	8.5	$0.5 \times \sqrt{S}/V_r$
	面積(km²)	2, 408. 8	
	地震モーメント(Nm)	1. 5×10^{21}	$M_0 = 0.41 \times \Delta \sigma \times S^{3/2}$
SMGA(9)	Mw	8.0	$\log M_0 = 1.5 M_w + 9.1$
	応力パラメータ(Mpa)	30.0	
	ライズタイム(s)	8. 7	$0.5 \times \sqrt{S}/V_r$
そのほか	破壊伝搬速度	2.83	$V_r = V_s \times 0.72$
ていりはか	Fmax	6.0Hz	

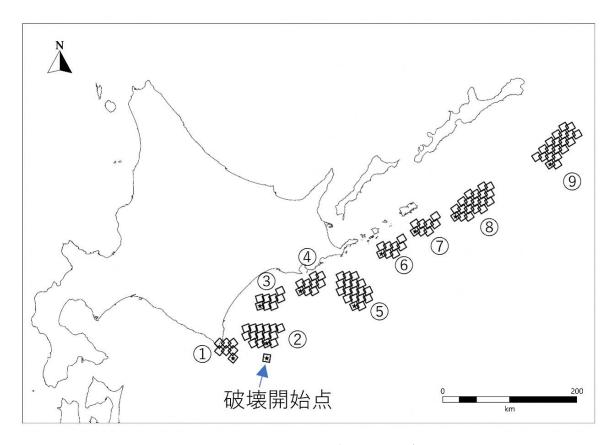


図 3.1.4 千島海溝(十勝・根室沖)モデルの各セグメントと SMGA の関係

(3) H24・25 年度調査モデル

想定した地震は、モーメントマグニチュード (Mw) 9.02 であり、破壊開始点(震源)は、1968 年十勝沖地震の震源地 (E143°35′、N40°41′)とした。破壊開始点の深さは、14.02 kmとした。

表 3.1.4 H24・25 年度調査モデルの強震断層パラメータ

	諸元	パラメータ				
	面積 (m²)	7.574E+10				
強震断層モデル	応力パラメータ (MPa)	5.07				
強長例層モアル 全体	平均すべり量 (m)		13.66			
土件	地震モーメント (Nm)		4.23E+22			
	モーメントマグニチュード(Nm)		9.02			
	セグメント名	青森県沖	岩手県沖	宮城県北部沖		
	面積 (m²)	3.374E+10	2.657E+10	1.544E+10		
強震断層モデル	平均応力降下量 (MPa)	9.13	7.51	8.65		
各セグメント	平均すべり量 (m)	16.42	11.99	10.52		
	地震モーメント (Nm)	2.264E+22	1.301E+22	6.633E+21		
	モーメントマグニチュード(Nm)	8.84	8.68	8.48		
	面積 (m²)	6.432E+09	4.366E+09	3.30E+09		
強震断層モデル	面積比	0.191	0.164	0.214		
強震動生成域	平均すべり量 (m)	9.06	18.10	15.74		
SMGA	地震モーメント (Nm)	2.383E+21	3.232E+21	2.12E+21		
	モーメントマグニチュード(Nm)	8.18	8.27	8.15		
	面積 (m²)	3.232E+09				
強震断層モデル	面積比	16.13				
強震動生成域	平均すべり量 (m)	8.97				
SMGA ①	地震モーメント (Nm)	1.185E+21				
	モーメントマグニチュード(Nm)	7.98				
	面積 (m²)	3.200E+09				
強震断層モデル	面積比	16.54				
強震動生成域	平均すべり量 (m)	9.15				
SMGA ②	地震モーメント (Nm)	1.197E+21				
	モーメントマグニチュード(Nm)	7.99				
	面積 (m²)	6.17E+10				
強震断層モデル	応力パラメータ (MPa)	5.64				
背景領域	平均すべり量 (m)	13.70				
日从以外	地震モーメント (Nm)		3.455E+22			
	モーメントマグニチュード(Nm)		8.96			
	破壞伝播速度 (km/s)	2.7	2.7	2.7		
その他	fmax (Hz)	6	6	6		
	剛性率 (GPa)	40	40	40		

SMGA:強震動生成域(震源域の中で大きくずれ、大きな揺れを起こす地震波が出ると考えられるエリア)

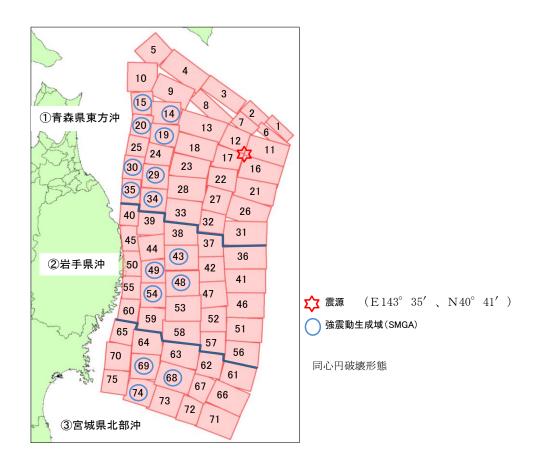


図 3.1.5 H24・25 年度調査モデルの各セグメントと SMGA の位置

表 3.1.5 各セグメントのパラメータ一覧 (H24・25 年度調査モデル)

No	経度[°]	緯度[°]	断層長さ[m]	断層幅[m]	断層深さ[m]	走向[°]	傾斜角[゜]	すべり角[゜]
1	144.377	40.907	10178	34466	4500	227.39	8.5	113.281
2	144.069	41.102	15704	32562	11600	225.946	8.948	112.014
3	143.767	41.29	18798	53516	18500	218.77	10.799	105.067
4	143.272 142.764	41.581 41.853	25674	55710 33604	29500 38500	218.937 229.523	10.369	105.526
5 6	144.331	40.818	32870 9478	42372	4400	219.154	17.377 6.892	116.35 105.102
7	143.916	41.017	15824	28826	12400	220.837	10.231	106.992
8	143.589	41.097	18564	57936	18600	225.109	10.453	111.517
9	143.044	41.451	28018	46306	28500	206.553	11.887	93.263
10	142.521	41.735	33134	34940	37300	183.253	18.004	70.197
11	144.327	40.792	25666	47658	5100	198.843	6.036	84.85
12	143.815	40.933	25468	29524	12700	205.849	9.701	92.088
13	143.491 142.847	41.066 41.305	25638	56708 35532	18700 27900	198.421 183.224	10.096	84.92 69.999
14 15	142.446	41.433	26452 27454	27564	38700	174.925	17.39 24.019	61.883
16	144.23	40.569	25526	48376	6400	199.799	5.942	85.873
17	143.707	40.728	25492	33170	12500	202.122	8.655	88.442
18	143.346	40.863	25398	48210	18500	197.771	11.97	84.334
19	142.813	41.051	25944	33352	28200	188.859	18.018	75.664
20	142.463	41.156	26280	25496	38600	189.209	23.798	76.183
21	144.132	40.375	25782	47808	6600	193.826	6.082	79.961
22	143.61	40.538	25850	34404	12600	192.408	8.505	78.789
23	143.247	40.661	25888	46198	17500	194.233	12.648	80.854
24 25	142.755 142.411	40.803 40.915	25496 25500	32458 25468	28300 38700	196.134 193.517	18.086 23.437	82.987 80.536
26	144.055	40.124	27000	48846	6700	200.312	5.877	86.508
27	143.523	40.302	26800	31470	13800	197.056	9.121	83.492
28	143.175	40.457	27350	46410	17900	188.998	12.833	75.665
29	142.681	40.601	27796	33392	28100	188.906	17.978	75.807
30	142.332	40.7	27256	24096	37700	189.576	25.259	76.641
31	143.99	39.955	29328	53766	6600	185.894	5.56	72.142
32	143.418	40.083	27236	29086	13200	193.469	10.04	79.962
33	143.108 142.637	40.206 40.361	27088	43710	18300	190.274	13.549 17.607	76.982
34 35	142.037	40.463	27858 27808	34508 23506	28500 38400	186.524 186.251	26.409	73.461 73.351
36	143.97	39.711	28314	56198	6600	182.501	5.45	68.772
37	143.354	39.874	29090	30166	12400	181.375	10.273	67.902
38	143.04	39.992	28590	41684	18000	181.604	14.945	68.341
39	142.608	40.123	28898	35852	28600	182.948	17.268	69.91
40	142.237	40.216	28010	23216	38900	184.699	27.013	71.828
41	143.929	39.465	28210	51730	6600	178.995	6.051	65.279
42	143.359 143.026	39.631	30968 29422	32542	12100 17400	175.774 177.909	9.931	62.306
43 44	143.026	39.746 39.887	29422	41046 34378	28500	177.909	15.623 19.71	64.656 58.853
45	142.221	39.996	32998	25948	38000	171.123	26.633	58.253
46	143.899	39.193	28902	45764	6400	180.961	6.75	67.255
47	143.396	39.355	30854	34398	12100	176.535	9.352	63.064
48	143.046	39.479	30698	42292	16800	179.446	14.938	66.197
49	142.609	39.591	29370	30656		181.272	20.577	68.231
50	142.292	39.695	29744	27376	39300	178.617	23.652	65.738
51	143.871	38.915	28716	42268	6800	185.338	7.13	71.651
52 53	143.41 143.06	39.064 39.207	29254 30174	33338 44200	12500 17200	181.162 179.277	9.291 14.321	67.696 66.036
54	142.609	39.326	29934	32046	28400	183.249	19.289	70.225
55	142.292	39.41	28538	26012	39700	186.254	23.691	73.392
56	143.826	38.64	28136	40608	6700	190.544	7.243	76.891
57	143.389	38.784	28438	31120		186.905	9.621	73.461
58	143.068	38.914	28978	45150		186.281	13.375	73.058
59	142.607	39.04	28502	35440	28900	190.755	16.752	77.762
60	142.248	39.142	27778	25340	39300	193.356 196.967	23.609 7.343	80.534
61 62	143.753 143.334	38.372 38.514	27742 27812	39338 29306	6600 12400	196.967	9.942	83.365 80.592
63	143.334	38.637	28048	45612	18100	193.993	12.931	78.359
64	142.556	38.788	28124	37182	29000	191.072	15.965	78.122
65	142.183	38.894	28030	27078	39600	195.645	21.696	82.876
66	143.658	38.103	29842	41678	6500	206.277	6.867	92.751
67	143.231	38.243	30098	27420	13200	209.512	10.557	96.186
68	142.93	38.374	29804	40794	19000	198.341	14.047	85.21
69	142.486	38.553	30524	35624		186.079	17.027	73.165
70	142.127 143.522	38.671 37.867	31604 29852	31372 43684	38800 6700	186.567 203.154	19.311 6.57	73.842
71 72	143.522	38.031	29852	25482	12800	199.553	11.325	89.715 86.313
73	143.002	38.126	29866	36594	18500	198.121	15.919	85.057
74	142.427	38.251	29784	33328	29400	197.551	17.544	84.684
75	142.082	38.378	29834	31300		192.279	18.877	79.593

3.1.5 地盤モデルの設定

(1) 深部地盤モデル

日本海溝・千島海溝の両モデルの解析では、深部地盤モデルとして、地震調査研究推進本部による全国地震動予測地図の作成に用いられた「J-SHIS V3.2」を使用した。S 波速度の下面深度を図 3.1.6~図 3.1.9 に示す。

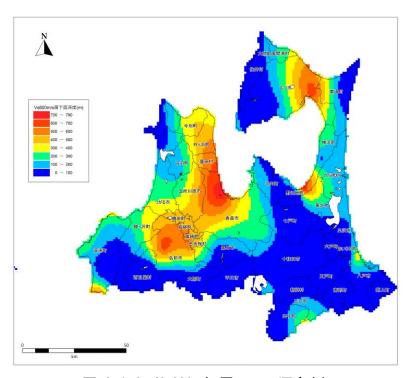


図 3.1.6 Vs600m/s層の下面深度(m)

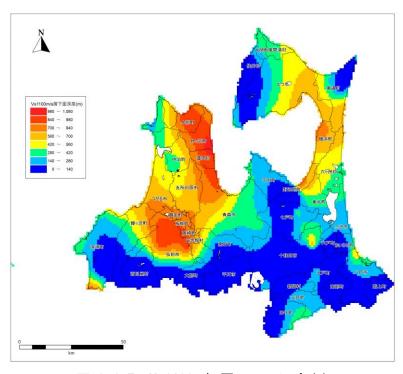


図 3.1.7 Vs1100m/s層の下面深度(m)

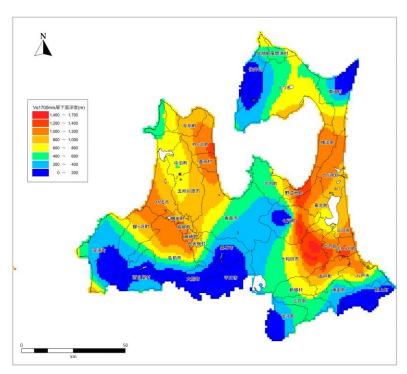


図 3.1.8 Vs1700m/s層の下面深度(m)

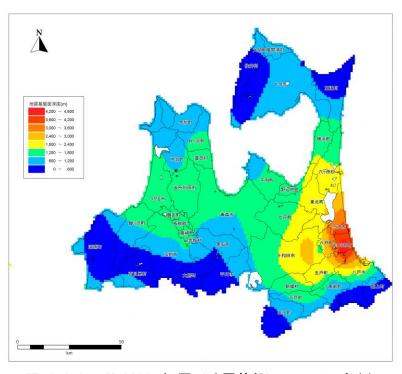


図 3.1.9 Vs2100m/s 層 (地震基盤) の下面深度(m)

(2) 浅部地盤モデル

浅部地盤モデルは、H24・25年度調査のモデルを用いた。

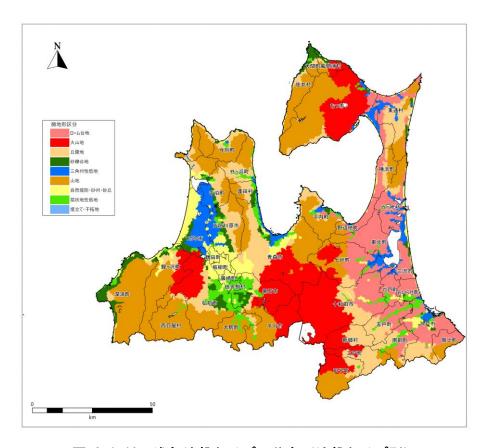


図 3.1.10 浅部地盤タイプの分布(地盤タイプ別)

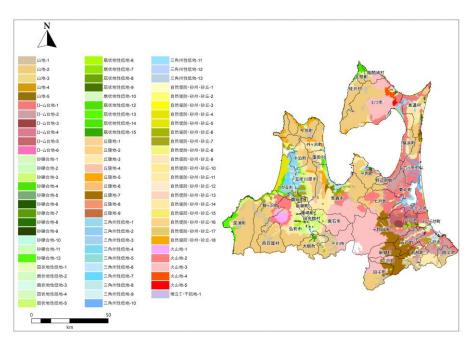


図 3.1.11 浅部地盤タイプの分布(85 タイプの地盤モデル)

3.1.6 地表の計測震度の算出

(1) 算定の手法

地表における計測震度は、工学基盤での計測震度から、(1)等価線形解析、(2)震度増分の 関係式を用いて算出した。

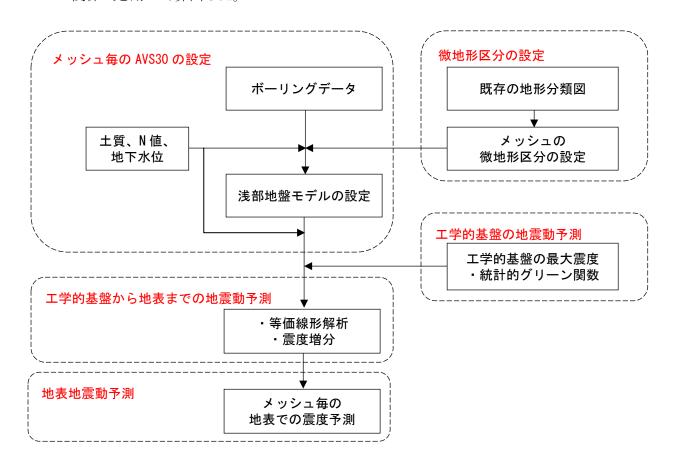


図 3.1.12 地震動の予測手法の概要

(2) 地震動の予測手法

日本海溝・千島海溝の両モデルの解析に当たって採用した地震動の予測手法について、(1) 等価線形解析、(2)H24・25年度調査の震度増分の2パターンにより評価し、安全側を考慮し、 2パターンの最大値を採用した。

地震動の具体的な算出の手順については、以下のとおりである。なお、H24・25 年度調査 モデルについては、H24・25 年度調査における解析結果を用いた。

被害想定においては、地域毎の最大の地震動を考慮するため、各メッシュにおいて、日本 海溝モデル、千島海溝モデル及び H24・25 年度調査モデルの 3 つのモデルによる揺れの最大 値を採用した。

1) 等価線形解析

等価線形解析は、成層地盤を対象とした一次元重複反射理論による地盤震動解析手法で、 地盤の非線形性を近似的に線形化して扱うものである。

等価線形解析の応答計算の流れを図 3.1.13 に示す。

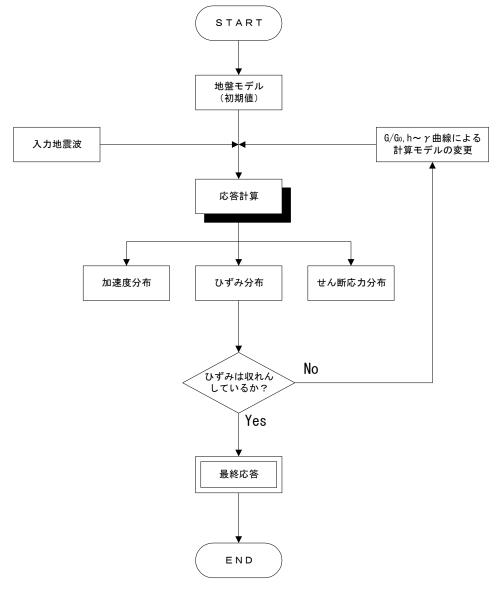


図 3.1.13 等価線形解析の流れ

2) 震度増分

震度増分は、H24・25 年度調査で検討された結果を使用した。H24・25 年度調査の計測震 度増分量の分布図を図 3.1.14 に示す。

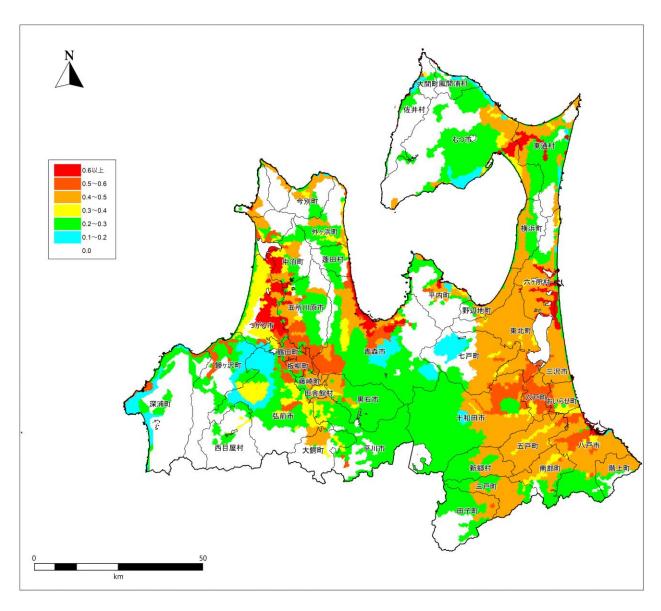


図 3.1.14 計測震度増分 (浅部地盤の地震動の増分特性)

3.1.7 解析結果

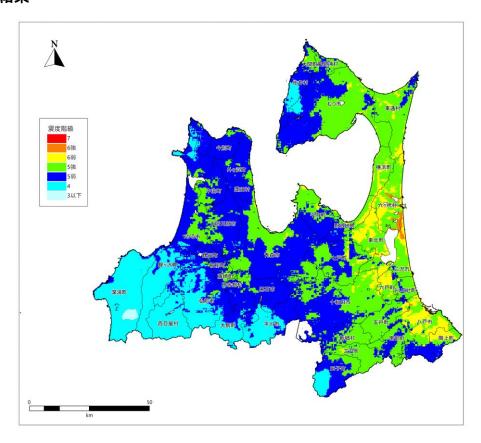


図 3.1.15 日本海溝 (三陸・日高沖) モデルの地表震度分布図 (①等価線形解析)

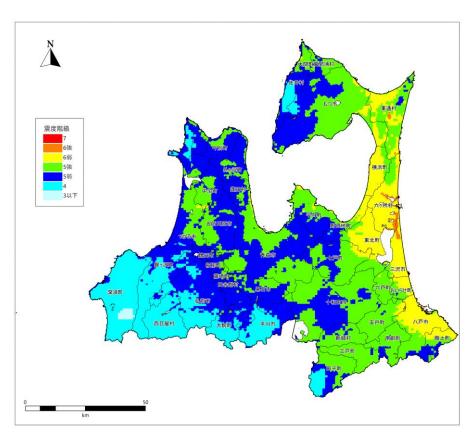


図 3.1.16 日本海溝 (三陸・日高沖) モデルの地表震度分布図 (②震度増分)

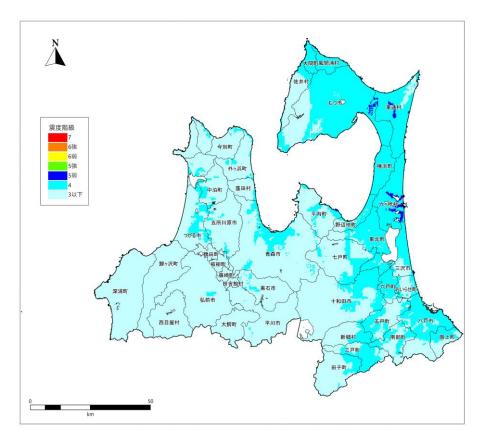


図 3.1.17 千島海溝 (十勝・根室沖) モデルの地表震度分布図 (①等価線形解析)

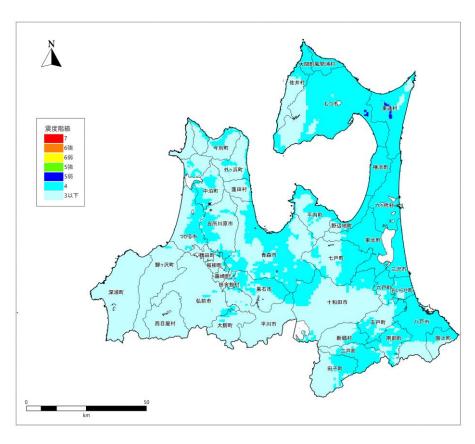


図 3.1.18 千島海溝(十勝・根室沖)モデルの地表震度分布図(②震度増分)

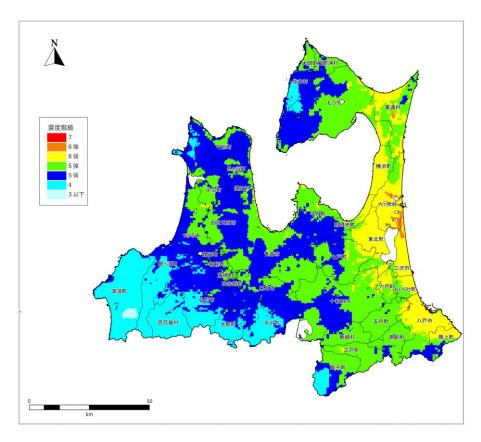


図 3.1.19 日本海溝 (三陸・日高沖) モデルの地表震度分布図 (2パターンの最大)

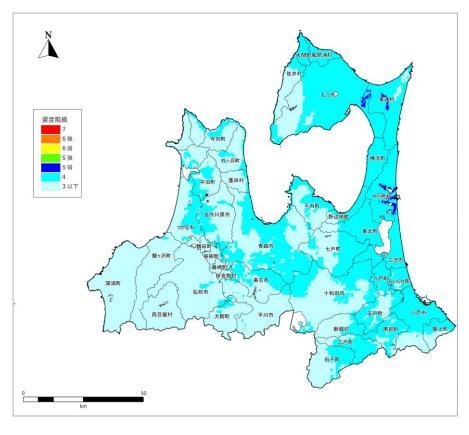


図 3.1.20 千島海溝(十勝・根室沖)モデルの地表震度分布図(2パターンの最大)

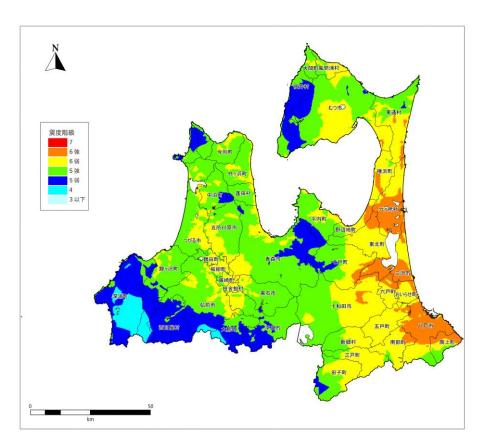


図 3.1.21 H24・25 年度調査モデルの地表震度分布図

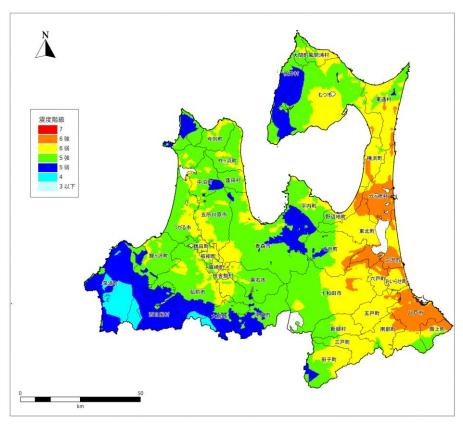


図 3.1.22 各メッシュにおける最大値の地表震度分布図

3.2 液状化危険度の算出結果

3.2.1 算出手法

(1) 液状化予測手法

液状化可能性の評価は、「道路橋示方書・同解説(2017年12月発行)」に記載の砂質土層 の液状化の判定手法を採用した。

地震動予測結果を用いて、地表から深度-20m までの地中に発生するせん断応力(L)と液状化対象層の繰り返し三軸強度比(R)を用いて、液状化対象層ごとに液状化に対する抵抗率(F_L=R/L)を求め、さらに地層全体の液状化可能性指数(P_L)を評価した。

なお、求められたメッシュごとのPL値より、以下の基準で液状化可能性を評価した。

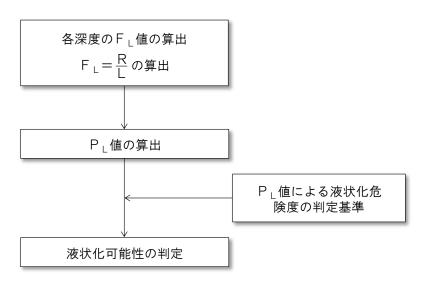


図 3.2.1 PL値の算定

危険度ランク	液状化の可能性 なし	液状化の可能性 小	液状化の可能性 中	液状化の可能性 大
P ∟値	P _=0	0 <p∟≦5< td=""><td>5<p <sub="">L≦15</p></td><td>15< P L</td></p∟≦5<>	5 <p <sub="">L≦15</p>	15< P L
調査及び 対策の必要性	液状化に関する 詳細な調査は不 要	特に重要な構造 物に対して、より 詳細な調査が必 要	構造物に対して は、より詳細な調 査が必要 液状化対策が一 般的に必要	液状化に関する 詳細な調査と液 状化対策は不可 避

表 3.2.1 PL値による液状化危険度判定区分(内閣府による)

本調査では、日本海溝、千島海溝の両モデルの解析に加えて、H24・25 年度調査で実施済 みの太平洋側海溝型地震についても、同手法を用いて再解析した。

被害想定では、地域毎の最大の地震動を考慮するため、各メッシュにおいて、日本海溝モデル、千島海溝モデル及び H24・25 年度調査で設定した太平洋側海溝型地震の3つのモデルによる揺れの最大値を採用した液状化危険度を用いた。

(2) 液状化の発生による地盤沈下量の推定

液状化に伴う地盤の沈下量 S は、繰返しせん断ひずみから求めた。まず、建築基礎構造設計指針 (2001) に示されている補正 N 値と繰返しせん断ひずみの関係を用いて、補正 N 値と応力比(地盤の発生せん断応力を有効応力で割った数値)のプロット点に対応する繰返しせん断ひずみを隣接する γ_{cy} 曲線の対数補間により求めた。繰返しせん断ひずみ 8%の曲線より左側にプロットされる場合には $\gamma_{cy}=8\%$ とし、0.5%より右側にプロットされる場合には、 $\gamma_{cy}=0.5\%$ とした。繰返しせん断ひずみ γ_{cy} を体積ひずみ γ_{cy} を体積ひずみ γ_{cy} を体積しずみ γ_{cy} を体積しずみ γ_{cy} を体積しずみ γ_{cy} を体積しずみ γ_{cy} を体積しずみ γ_{cy} を体積して能定した。

$$S = \sum_{i=0}^{n} (H_i \times \varepsilon_{Vi})$$

S: 沈下量

 $H_i: F_L < 1.0$ となる土層iの層厚

 $\varepsilon_{Vi}: F_L < 1.0$ となる土層iの体積ひずみ

 $n: F_L < 1.0$ となる土層数

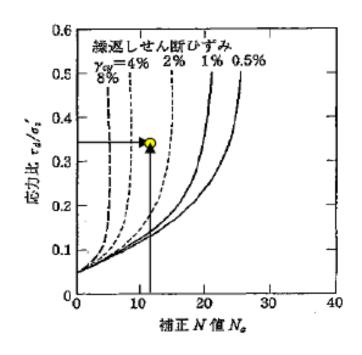


図 3.2.2 補正N値と繰返しせん断ひずみの関係

出典:建築基礎構造設計指針(2001) 補正N値と繰返しせん断ひずみの関係図に加筆

(3) 大規模盛土造成地を反映した解析結果

2019 年北海道胆振東部地震等、近年の地震災害の特徴を踏まえ、大規模盛土造成地においては液状化の可能性を有するものとし、微地形分類において液状化検討対象外とするのではなく、液状化検討対象区分として、液状化危険度及び沈下量を算出した。大規模盛土造成地のデータは、市町村が公表している大規模盛土造成地マップを GIS 化することで作成した。なお、全ての大規模盛土造成地が危険であるものではないこと、また、大規模盛土造成地の構造をモデル化して算出したものではないため、液状化危険度及び沈下量については、ある程度幅をもって見る必要がある。

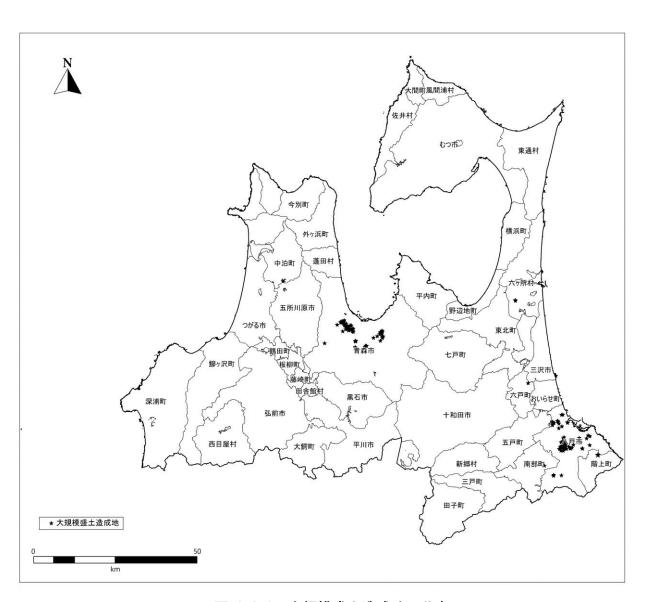


図 3.2.3 大規模盛土造成地の分布

表 3.2.2 市町村毎の大規模盛土造成地の箇所数と面積

市町村名	造成地の箇所数	造成地の面積(km²)	
青森市	59	約 1.71	
八戸市	56	約 1.56	
六戸町	1	約 0.54	
六ケ所村	2	約 0.08	
南部町	1	約 0.02	
階上町	1	約 0.02	

3.2.2 算出結果

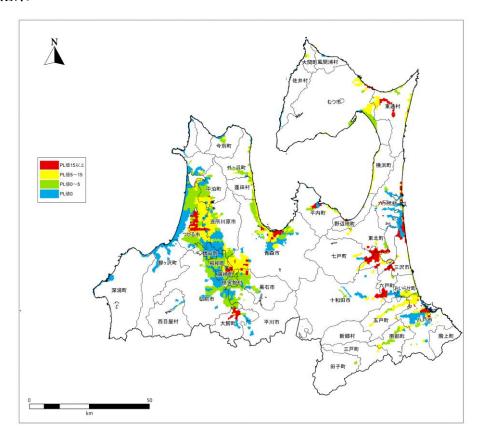


図 3.2.4 PL値(日本海溝(三陸・日高沖)モデル)

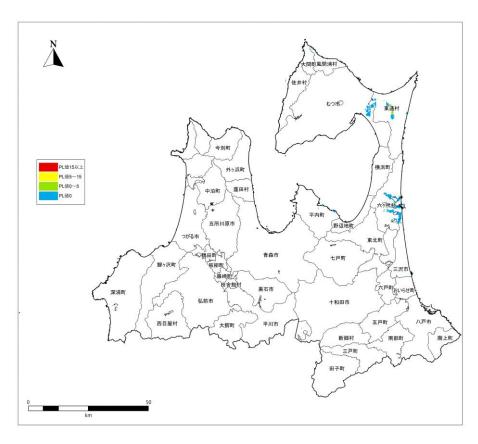


図 3.2.5 PL値(千島海溝(十勝・根室沖)モデル)

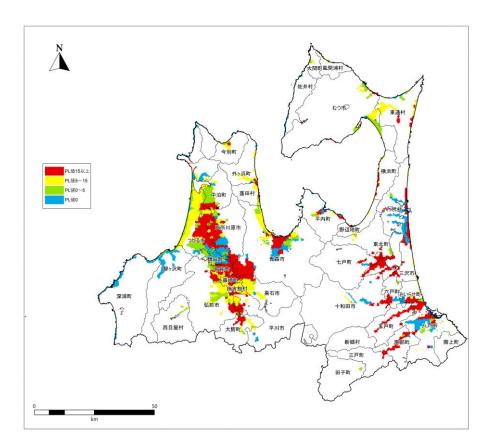


図 3.2.6 PL値(H24・25年度調査モデル)

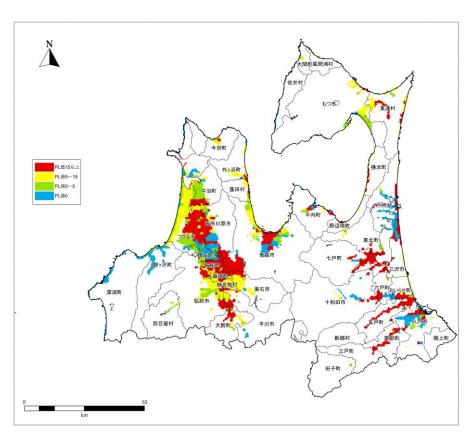


図 3.2.7 PL値(各メッシュの震度の最大値)

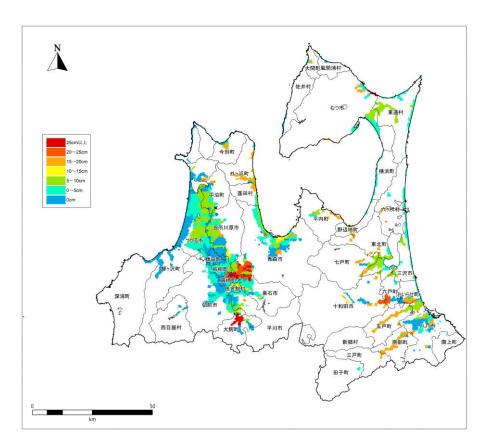


図 3.2.8 沈下量(日本海溝(三陸・日高沖)モデル)

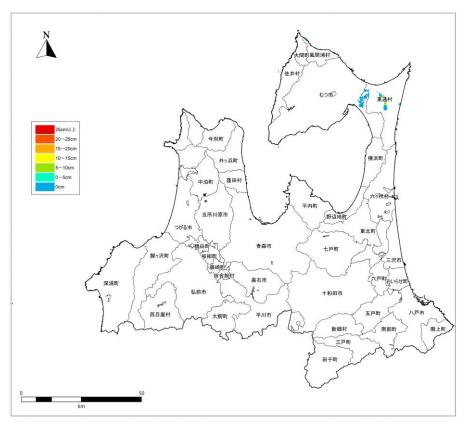


図 3.2.9 沈下量(千島海溝(十勝・根室沖)モデル)

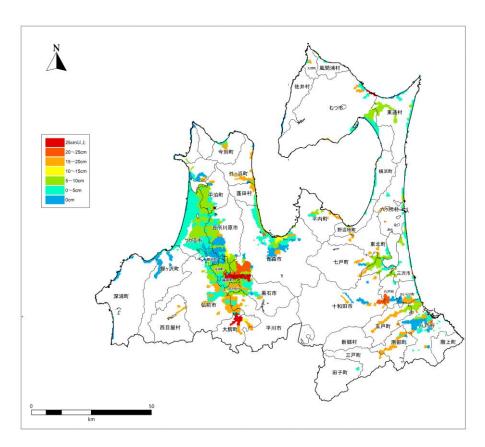


図 3.2.10 沈下量 (H24・25 年度調査モデル)

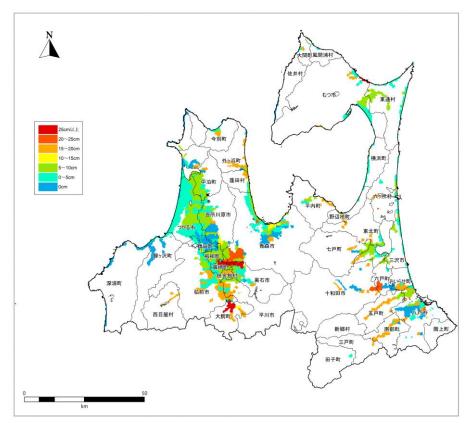


図 3.2.11 沈下量(各メッシュの震度の最大値)