巻末資料 A4

3次元有限差分法を用いた

震源メカニズムおよび震源深さが計算波形に及ぼす影響に関する考察

本編6章において、3次元有限差分法による1998年4月22日岐阜県美濃中西部の地震 の計算の震源パラメータは、気象庁による震源決定のパラメータを使用した。気象庁より 公表されている震源パラメータは観測記録の初動のセンスから決定している。一方で防災 科学技術研究所(F-net)より公表されている震源メカニズムは波形が合うように震源パラ メータを決定している。表 A4.1 に、気象庁および防災科学技術研究所(F-net)より公表 されている震源パラメータの一覧を示す。傾斜角は両者ともほぼ同様の値が得られている が、走向に関しては気象庁では南南西、F-net では南南東を向いている。また震源深さは気 象庁では10km、F-net では5kmと2倍の違いが見られる。震源の深さが浅くなるほど表面 波は励起されやすくなると考えられる。したがって、計算結果が震源深さによるものであ るか、震源メカニズムによるものであるか分けて検討するため、以下の4ケースの震源で パラメータスタディ計算を行った。

ケース1 震源メカニズム:気象庁によるパラメータ

震源深さ :10km

- ・ケース 2 震源メカニズム:気象庁によるパラメータ 震源深さ : 5km
- ・ケース3 震源メカニズム:F-net によるパラメータ 震源深さ : 10km
- ・ケース4 震源メカニズム:F-net によるパラメータ 震源深さ :5km

表 A4.2 に各計算ケースの震源モデルのパラメータの一覧を示す。表 A4.2 のうち、地震 モーメントに関しては気象庁による値は公表されていないため、4ケースすべて F-net の 値を用いた。4ケースのうち、現実の解析結果として公表されているのは、ケース1(気 象庁)とケース4(F-net)である。なお、ケース1は本編6章の計算結果と同じものであ る。震源パラメータ以外の計算条件はすべて本編6章に示した計算条件と全く同じ条件で 計算を行った。なお観測波形と計算波形を比較して示す地震観測地点は、図 A4.1 に示す 29 地点である。

	緯度	経度	深さ	走向	傾斜	すべり角	地震モーメント
気象庁	35.165°	136.57°	10km	189°	28°	84°	-
F-net	35.165°	136.57°	5km	163°	29°	53°	6.74×10 ¹⁶ Nm

表 A4.1 震源モデルのパラメータ

図 A4.2 に、震源パラメータによる4ケースの計算波形を平面図上にプロットして示した。 図 A4.2 より震源深さが 5km であるケース2およびケース4の計算波形が、震源深さが 10km であるケース1およびケース3の計算波形に比べて実体波部分の振幅がほぼ大きく なっていることがわかる。これは震源深さが浅いほうが震源距離が短いためである。また 後続波についても震源深さが浅いケース2とケース4では、振幅が大きくなっている。震 源メカニズムの異なるケースで見ると、ケース1とケース3、ケース2とケース4では、 F-net によるメカニズムであるケース3とケース4のほうが、振幅はやや大きい波形となっ ている。

図 A4.3 に、図 A4.1 に示した 29 地点について観測波形と4ケースの計算波形を並べて示した。各地点の各成分において上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順に並んでいる。震源による影響を主要動と後続波(表面波)に分けて考察するため、0から 15 秒と 15 秒以降に分けて波形を比較することとした。

(1) 初動付近の位相に関する比較

0から15秒の間において特に主要動の波の位相に着目すると、震源深さの影響が顕著に 現れている。堆積層の影響の小さいと考えられるGIF022の結果では、NS成分では計算ケ ースによる差異はほとんど見られないが、EW成分、UD成分においては震源深さを10km としたケース1、ケース3の結果は観測波形に比べて若干波の到達が遅い。それに対して 震源深さを5km としたケース2、ケース4の結果は、振幅は観測波形に比べて大きいが、 位相に関してはほぼ対応している。その他の濃尾平野内の地点においても震源深さ5km と したケースのほうが位相の観点からは観測波形と対応がよく、AIC003においては、震源深 さ10kmのケースでは主要動から後続波までほとんど同じ振幅レベルで30秒程度まで続く が、震源深さ5kmのケースでは、主要動の振幅が大きくなり後続波との振幅の差異がはっ きりした観測波形と類似した波形形状となっていることがわかる。一方で、計算結果に気 象庁と F-net の震源メカニズムの違いによる有意な差異は見られなかった。

	緯度	経度	深さ	走向	傾斜	すべり角	地震モーメント		
ケース 1	35.165°	136.57°	10 km	189°	28°	84°	6.74×10 ¹⁶ Nm		
ケース2	35.165°	136.57°	5 km	189°	28°	84°	6.74×10 ¹⁶ Nm		
ケース 3	35.165°	136.57°	10 km	163°	29°	53°	6.74×10 ¹⁶ Nm		
ケース4	35.165°	136.57°	5 km	163°	29°	53°	6.74×10 ¹⁶ Nm		

表 A4.2 各計算ケースの震源モデルのパラメータ



図 A4.1 観測波形との比較に用いた地震観測地点の分布

(2) 後続波の振幅に関する比較

15 秒以降において後続波の振幅に着目すると、初動付近の位相と同様に震源深さの影響 が顕著に現れている。震源深さ 5km としたケース2、ケース4では、震源深さ 10km とし たケース1、ケース3と比べて表面波の振幅が非常に大きくなっていることがわかる。特 に AIC004 では、0.2kine 程度の振幅で 30 秒程度継続している。一方で、計算結果に気象庁 と F-net の震源メカニズムの違いによる有意な差異は、位相と同様ほとんど見られなかった。

(3) まとめ

以上の比較ついてまとめると以下のとおりである。

初動付近の位相は、震源深さによる影響が顕著に現れる結果となった。震源深さ 5km の場合のほうが、観測波形の位相を満足する結果が得られている。

後続波の位相においても、震源深さによる影響が顕著に現れる結果となった。震源深 さ 5km の場合は、表面波の振幅が非常に励起された波形となっている。一方で、震源 深さ 10km の波形は、表面波の振幅レベルの点では観測波形とほぼ同等の結果が得られ ている。

計算結果に気象庁と F-net の震源メカニズムの違いによる有意な差異は、震源深さによる影響ほど顕著に見られなかった。これは、傾斜角が両者ほぼ同等で走向もともに南方を向いたもので、互いに顕著な違いがないことが影響として考えられる。

上記結果からは、震源深さは 5km の方が観測記録の初動付近の位相を満足する。一方で 表面波の振幅は、震源深さが 5km の場合では過大に評価した結果となっているが、巻末資 料 A3 の、表面波の振幅は実体波の振幅よりもQ値の影響を受けやすいという知見を考慮す ると、堆積層に与えているQ値を調整することによって、震源深さ 5km の場合で表面波の 振幅を合わせることは可能と考えられる。したがって震源メカニズムによる差異は見られ なかったが、震源深さ 5km との組み合わせから F-net による震源メカニズムがより現実に近 い結果と考えられる。

しかしながら、12122A や 12140A など震源深さによらず観測波形を満足していない地点 もいくつか存在しており、地盤モデルを考慮した震源インバージョンにより適切な震源メ カニズムを推定することも重要となる。堆積層の Q 値に関しては、今回の検討では計算結 果が震源の影響と連動しており、切り離して設定することは難しいことがわかった。今後 Q 値に関する研究成果が望まれるが、精度の高い地震動予測のための地盤モデル作成におい ては、震源メカニズムを含めて Q 値を推定していくことが重要と考える。





図 A4.2(a) 計算波形の平面分布 (ケース1、NS 成分)

図 A4.2(b) 計算波形の平面分布(ケース2、NS 成分)





図 A4.2(c) 計算波形の平面分布(ケース3、NS 成分)







図 A4.2(e) 計算波形の平面分布 (ケース1、EW 成分)

図 A4.2(f) 計算波形の平面分布 (ケース2、EW 成分)





図 A4.2(h) 計算波形の平面分布 (ケース3、EW 成分)

図 A4.2(i) 計算波形の平面分布 (ケース4、EW 成分)





図 A4.2(j) 計算波形の平面分布 (ケース1、UD 成分)

図 A4.2(k) 計算波形の平面分布(ケース2、UD 成分)





図 A4.2(1) 計算波形の平面分布 (ケース3、UD 成分)

図 A4.2(m) 計算波形の平面分布 (ケース4、UD 成分)







図 A4.3 観測波形と計算波形との比較 (上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順)



図 A4.3 観測波形と計算波形との比較 (上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順)







図 A4.3 観測波形と計算波形との比較 (上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順)



(10) 12151A 図 A4.3 観測波形と計算波形との比較 (上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順)





Ew/

UD

UD

UD

UD

UD

 \sim

0.3361kine

0.360%.ine

0.1406kine

0.0890kima

0.1995king

0.1932kine

0.1858k.ine







図 A4.3 観測波形と計算波形との比較 (上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順)



図 A4.3 観測波形と計算波形との比較 (上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順)



図 A4.3 観測波形と計算波形との比較 (上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順)



図 A4.3 観測波形と計算波形との比較 (上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順)



図 A4.3 観測波形と計算波形との比較 (上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順)



図 A4.3 観測波形と計算波形との比較 (上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順)



図 A4.3 観測波形と計算波形との比較 (上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順)



図 A4.3 観測波形と計算波形との比較 (上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順)



図 A4.3 観測波形と計算波形との比較 (上から観測波形、ケース1、ケース2、ケース3、ケース4の順)