

## I-414 拡張個別要素法(EDEM)による震源過程シミュレーション

大林組 リマール・マヘシュ, 東大生研 目黒公郎, 東洋大○伯野元彦

## 1. はじめに

拡張個別要素法(Extended Distinct Element Method, EDEM)によって、多くの構造物、土の破壊現象の解析が行われ、定性的にはある程度の成功がみられた。さて、地震の原因である断層のせん断破壊もこれは破壊現象であるから、当然、拡張個別要素法で解析できるはずである。

一方、すべり要素を含んだ有限要素法を用いて、土岐らは、10年前からこの問題を取り扱い、かなりな成功を見て、地震動の波形計算までも行っている。それでは、これでこの問題はすべて解決かというと必ずしもそうではない。ここで、解析手法を変えてみるのも、一興かとEDEMによる解析を行ってみた。

## 2. EDEMによる震源過程解析

EDEMによる震源過程解析は、1989年岩下、伯野によって、図-1のモデルで行われた。この場合は、既往の断層のような弱線を作り、すべりの発生状況を調べた。(図-2)

次に、1990年、目黒、伯野は、図-3に示すような一面せん断試験を行いエシュロン状の地震亀裂の発生(図-4)とダイレイタンシー(図-5)を確認できたが、一定速度による亀裂の伝播にまでは至らなかつた。以上の研究をふまえて、図-6に示すような細長い既往層とその狭い幅部分のみを等径円形要素でモデル化した。そして、壁部を剛とし十分な断層軸直角方向に力を加え、そして、軸方向に壁に對的に反対方向に動かし、要素にほぼ均一なせん断ひずみを与えた。モデルのせん断歪分布をみると、断層

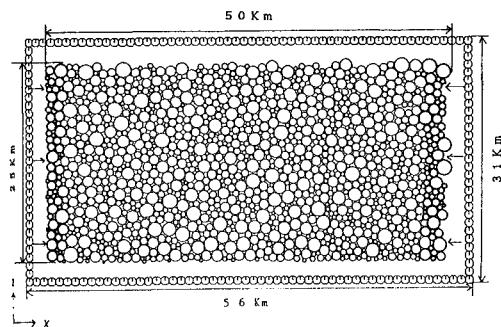


図-1 断層解析用要素モデル



図-2 活断層における破壊発生の順番

図-4 エシュロン状地震亀裂の発生

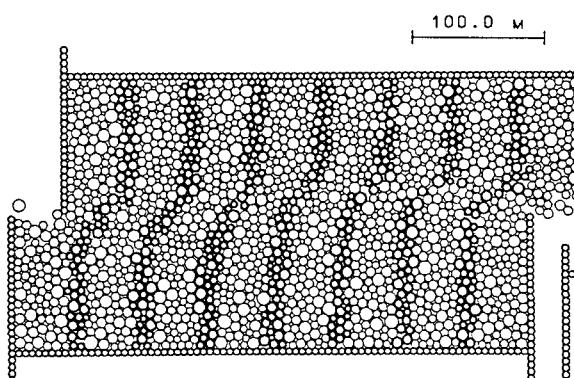
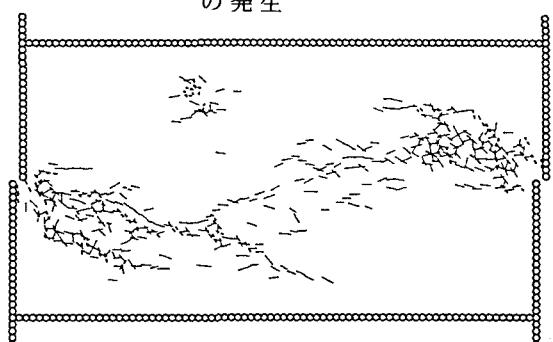


図-3 断層モデルのせん断破壊試験



全体としてほぼ均等な歪であることがわかる。このモデルの端部の破壊強度を突然下げて、その部分の間隙パネを破壊させてやると、図-7に示すように力の波が伝播していく。そして破壊も、図-8に示すように力の波よりも少し遅れて伝播していく。したがって、力の伝播速度より破壊の伝播速度の方が多少遅い。我々のモデルでは最終的には破壊伝播速度は2.3km/s程度とした。図-9は、進行してきた断層亀裂がランダム強度を持つバリヤーによって如何に停止するかを示している。

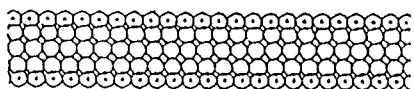


図-6 本研究の断層モデル（等径、活断層モデル）と力ベクトル分布

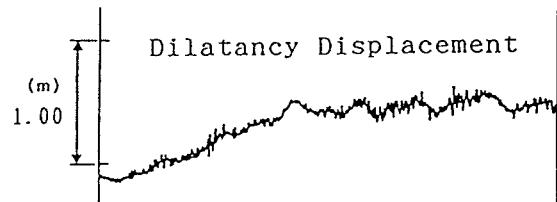


図-5 ダイレイタンシーの発生

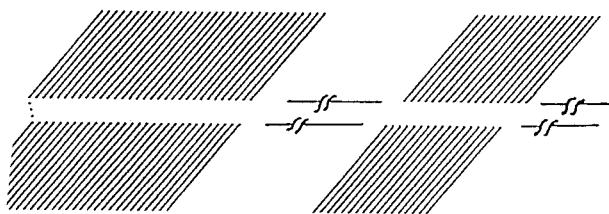
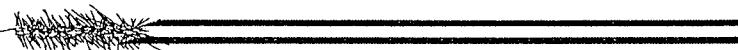


図-7 亀裂伝播に先行する力伝播 図-8 断層亀裂のバリヤーによる停止

TIME (SEC) = 0.94375  
MAXIMUM TOTAL FORCE (N) = 9899728896.0

$\rightarrow$  X



TIME (SEC) = 1.13125  
MAXIMUM TOTAL FORCE (N) = 10005336064.0



TIME (SEC) = 1.31875  
MAXIMUM TOTAL FORCE (N) = 8018591744.0



## 参考文献

土岐憲三・三浦房紀：Simulation of a Fault Bupture Mechanism by a Two-Dimensional Finite Element Method, J. Phys. Earth, 33, 485-511, 1985