

Reprint 1187

香港海啸数值模式发展 -  
以日本 3.11 海啸为主要案例对模式的验证

刘廸森 & 莫庆炎

華南地震; 2015.03 Vol. 35 No. 1 p. 6-13

2015 年 5 月

# 香港海啸数值模式发展-以日本 3.11 海啸为主要案例对模式的验证

刘迪森，莫庆炎

(香港天文台，香港九龙弥敦道 134A 号)

**摘要：** 香港天文台在二零一二年引进了一套采用平行运算技术的海啸数值模式 Cornell Multigrid COupled Tsunami (COMCOT) model，并与香港天文台在二零一零年初开始运行的地震数据处理及分析系统结合，利用后者探测及分析所得的太平洋或南海地震参数，模拟海啸传播过程和计算海啸在海面上及抵岸时的情况。本文利用日本311地震所产生的海啸为主要案例，再加上过去香港曾经录得的海啸记录，验证 COMCOT 模拟海啸的能力，并讨论 COMCOT 在香港天文台海啸预警工作上的应用。

**关键词：** 海啸；地震；香港；应用

## 0 引言

海啸可以由海底地震、海底巨大山泥倾泻、海底火山爆发和陨石撞击海洋而引发，其中海底地震是引发海啸最常见的原因，占有海啸个案百分之九十以上。过去十年，全球发生的大海啸引起世界关注，如二零零四年十二月印度尼西亚苏门答腊北部以西的印度洋海底九级地震引发跨海洋海啸，及二零一一年三月在日本东北的太平洋发生九级地震所产生的海啸均造成严重的人命伤亡及破坏。香港位处珠江口，面对南海，来自太平洋的海啸有时会进入南海，而在马尼拉海沟所产生的海啸也会对华南沿岸地区以至香港构成威胁。

香港天文台于二零零五年底通过政府间海洋学委员会 (IOC) 的海啸淹没模式交换计划 (TIME) 引进了近场海啸数值模式，利用南海及香港的水深和地形数据，模拟海啸抵达香港时香港沿岸的海啸高度[1]。受当时技术限制，该数值模式模拟海啸所需的运算长达数十小时，只能用作建立预设地震情景之下的模拟海啸结果数据库，在需要时提取最接近地震情景的海啸模拟数据以作参考，而不能在发生地震后利用实时分析所得的地震参数进行运算和提供模拟海啸的结果。

随着海啸数值模式技术不断改进及计算机运算的速度不断提升，香港天文台在二零一二年引进了一套可应用平行运算技术操作的海啸数值模式 - Cornell Multigrid COupled Tsunami (COMCOT) model [2]。该模式由美国康乃尔大学土木与环境工程学系刘立方教授所领导的团队研发，大大缩短模拟海啸的运算时间，并可与香港天文台在二零一零年开始运作的地震数据处理及分析系统结合，实时把系统探测和分析所得的太平洋或南海地震参数，输入模式以模拟海啸传播过程，并计算海啸在海面上和抵岸时的情况，为应急决策提供及时

作者简介：刘迪森，男，学术主任，主要从事地震及海啸监测及相关数据处理和系统研发工作。Email: dslau@hko.gov.hk

---

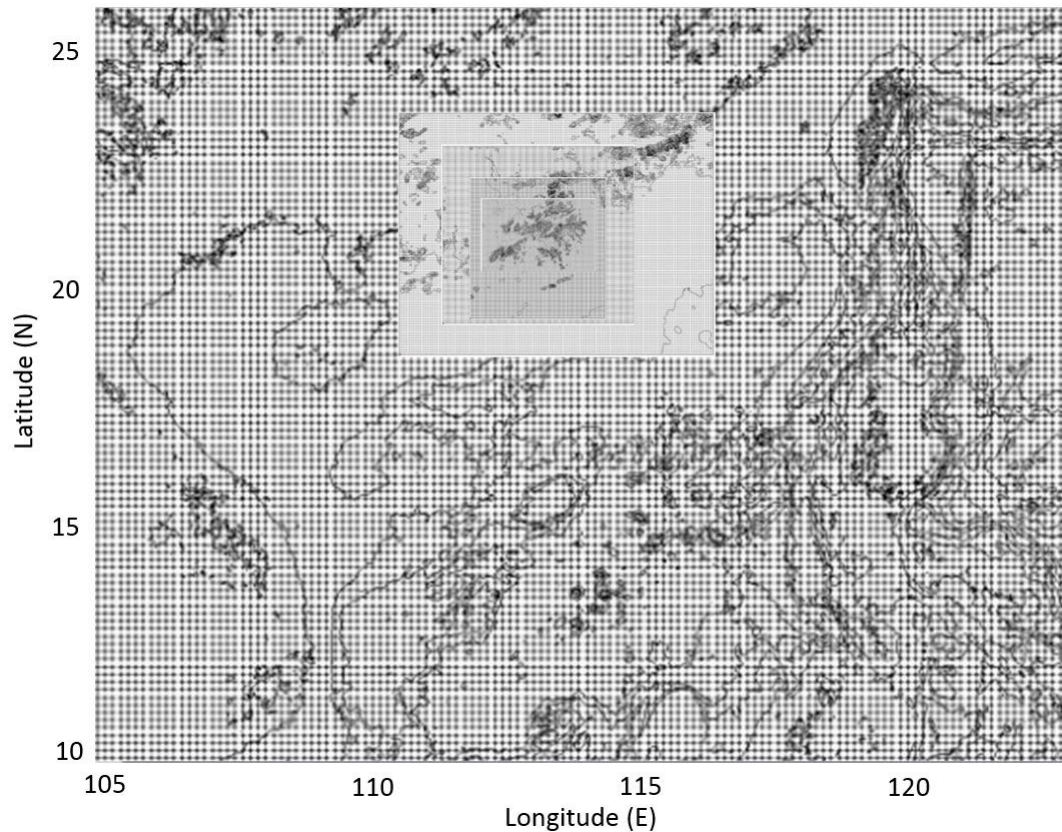
和贴近实际情景的模拟结果。本文利用日本311地震所引发的海啸和过去香港曾经录得的海啸记录以验证 COMCOT 模拟海啸的能力,并探讨 COMCOT 在香港天文台海啸预警工作上的应用。

## 1 COMCOT 海啸数值模式概述

COMCOT 是基于浅水波理论方程而发展的数值模式,现时在全球多个海啸预报中心及学术机构的业务运作或学术研究上被广泛地应用。

COMCOT 采用平行运算技术以加快运算速度,在发生地震后可以利用实时地震参数进行运算,并在短时间内提供运算结果。此外,COMCOT 可以根据波高与水深的比值以及模拟范围的大小,适当地选择使用球坐标系统或卡式坐标系统、网格大小、线性或非线性波方程进行模拟运算,在基本上不影响计算准确度的情况下尽量缩短运算的时间。在大范围运算的深水区域中,由于海啸在深水传播时,网格分辨率对模式的准确度影响不大,模式采用较大的网格及使用线性方程,因应模拟范围大和需要考虑地球面弧度而采用球坐标系统。到近岸及浅水地区,因需要考虑海洋底部磨擦项的影响及模拟海啸造成的淹没情况,便采用非线性浅水波方程及高分辨率的网格以获取更详尽的海啸高度。由于模拟范围缩小,地球曲率效应影响相对地轻微,模式改为采用卡式坐标系统以减少运算时间 [3]。

网格方面,COMCOT 采用嵌套方法,网格层的数目视乎最外层与最内层分辨率的差别而定。要确保模式运行的稳定性,时间步长的选取、嵌套网格区的设定和水深的变化必须配合,因此依据目标地的地理情况融合水深和地形资料是成功运行模式的重要工作。根据香港的地理情况,天文台在南海制作了一套五层的嵌套网格(图一),最外层的网格覆盖南海 ( $5^{\circ}$  至  $25^{\circ}$  N 及  $105^{\circ}$  至  $125^{\circ}$  E),而最内层的网格包括整个香港 ( $22^{\circ} 10'$  至  $22^{\circ} 35'$  N 及  $113^{\circ} 50'$  至  $114^{\circ} 30'$  E),各层网格的分辨率从内至外分别为 1、3、9、27 和 81 弧秒(1 弧秒约等于 30 米)。各网格层之间的分辨率比例为 1: 3。至于南海以外的太平洋则采用美国 NOAA 的 National Geophysical Data Centre (NGDC) 所提供的 ETOP1 地形及水深数据[4],分辨率为 2 弧分。



图一: 迭加五层嵌套网格

Fig 1 Overlap of 5 layer nested grids

南海水深和地形资料以美国国家航空航天局 (NASA) 和美国影像与制图局 (NIMA) 合作通过航天飞机雷达地形测量任务制作的 SRTM30 PLUS 数位高程资料 (DEM) 为基础 [5], 并在近岸处根据较精确的区域资料作出修定。SRTM30 PLUS 的最高分辨率为 30 弧秒, 即约 1 公里。而最内层网格则采用香港地政总署的香港地形资料及香港海事处的香港境内水深资料, 最高分辨率达 30 米。

本文利用 COMCOT 在模拟海啸对香港近岸的影响时, 网格分辨率达 30 米及 90 米的最内两层网格层将采用非线性方程运算, 而其余的网格层则采用线性浅方程。一般在水深少于 100 米的情况下, 浅水非线性效应比较明显, 利用非线性浅方程运算可以得到较佳的计算精度。而天文台在香港境内制作的最内两层网格亦刚好在水深少于 100 米的范围内而分辨率也是最高。但这两层在运算的过程中所需要的时间会相对较长。在水深大于 100 米的海洋上, 利用线性方程可节省运算时间。

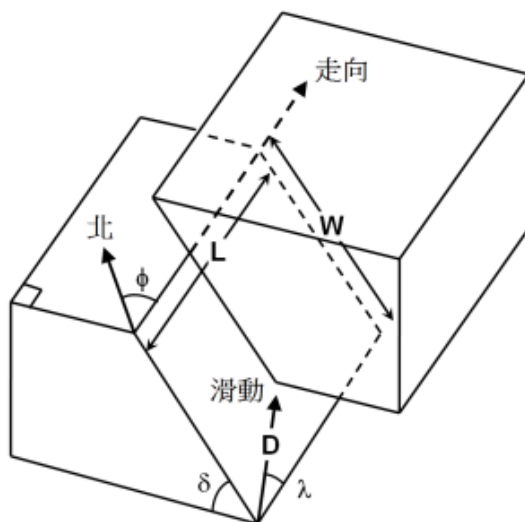
以一个南海马尼拉海沟发生的地震所引发的海啸为例, 使用全部五层嵌套网格作运算的时间为 45 分钟。但如果减少最内一层而只使用四层嵌套网格, 运算时间则可缩短至 7 分钟。

## 2 模拟海啸及验证

COMCOT 在一台内有两颗八核中央处理器的服务器运行，运算速度为每秒 294 兆浮点 (GFLOPS)。模拟海啸之前，需要把地震数据处理及分析系统所计算的各项参数和模拟时间的长度、嵌套网格等数据输入 COMCOT 内作好准备。

初始条件方面，模型假设水面初始垂直位移幅度与海底因断层而造成的变形幅度相等，并采用了 Mansinha and Smylie 断层模型 (1971) [6] 及配合日本气象厅提供的经验方程 [7] 计算断层在海底的变形幅度，例如长度 (L)、宽度 (W) 及滑动距离 (D) (图二)。而震中位置、矩震级 ( $M_w$ )、震源深度、走向角、倾角及滑动角可透过香港天文台的地震数据处理及分析系统在地震发生后短时间内自动计算出来。

我们利用日本 311 地震在日本及香港录得的海啸资料和其它香港曾经录得的海啸个案以验证 COMCOT 模拟海啸的能力。



图二：断层模型

Fig 2 Fault model

### 2.1 二零一一年三月十一日在日本东北发生九级地震所引发的海啸

根据美国地质勘察局 (USGS) 的地震参数 (表一) 及利用日本气象厅提供的经验方程求得的断层模型变形幅度参数 (表二)，COMCOT 模拟海啸影响日本近岸的情况，模拟时间长度为 20 小时 (图三)。

模拟结果显示影响相马及石卷的第一个海啸波高度分别为 9.5 及 7.0 米 (图四)，与当地两个验潮站分别录得的 9.3 及 7.6 米接近 (图五)。在模拟最大海啸波高度图显示 (图六)，其他日本东北沿岸的海啸波高度跟验潮站录得的海啸波高度亦大致相约。

表一. 二零一一年三月十一日在日本东北发生九级地震的地震参数

Table 1. Earthquake parameters for M9 Tohoku earthquake on 11 Mar 2011

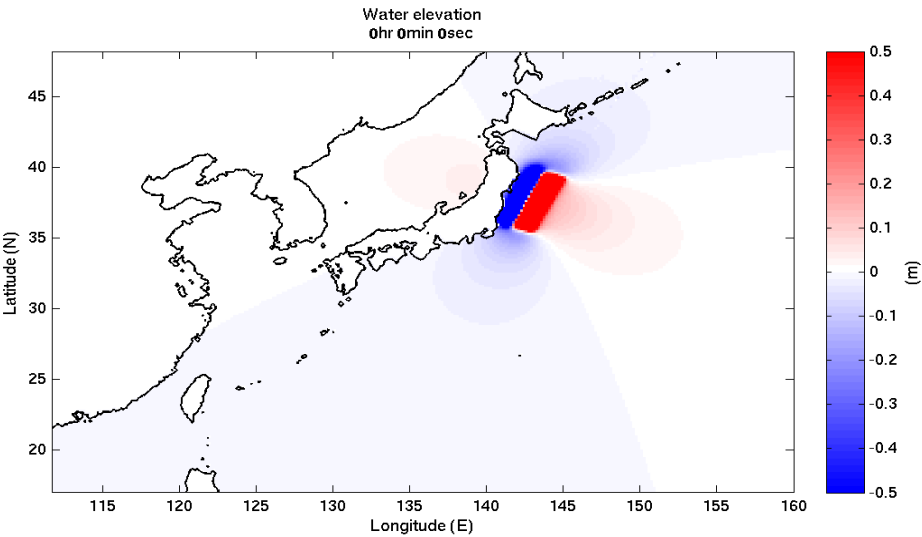
震中位置	日本东北
地震时间	香港时间 13:43
经纬度	北纬 37.52 东经143.05
地震震级 (Mw)	9.0
震源深度	10 公里
走向角	203°
倾角	10°
滑动角	88°

表二. 二零一一年三月十一日在日本东北发生九级地震的断层模型变形幅度参数

Table 2. Fault model parameters for M9 Tohoku earthquake on 11 Mar 2011

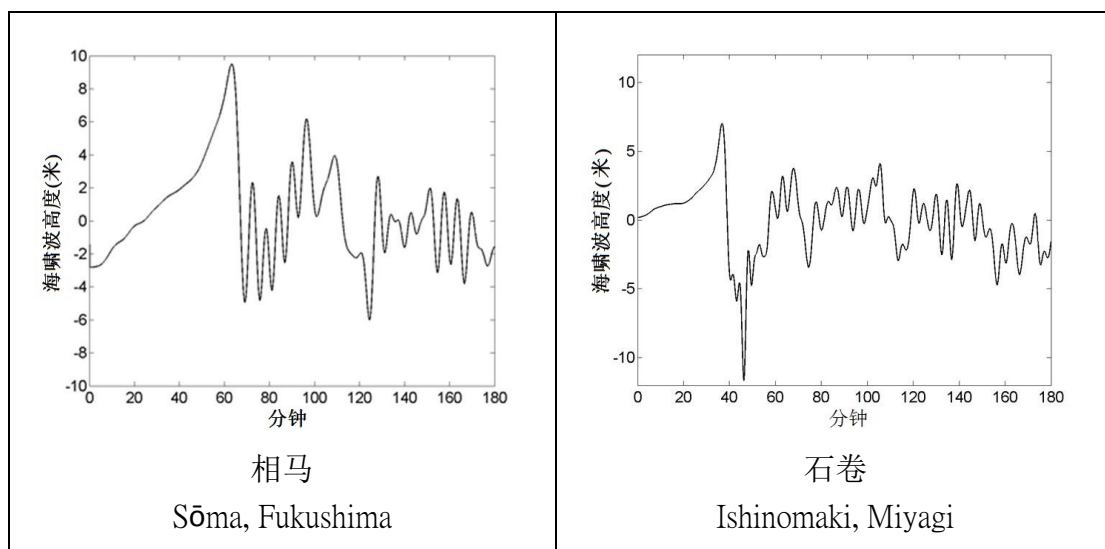
长度 (L)	398 公里
宽度 (W)	200 公里
滑动距离 (D)	20 米

海啸波在地震发生后约八个小时到达香港（图七）。香港三个验潮站（图八）所录得的海啸到达时间及第一个海啸波的高度和 COMCOT 模拟结果的比较列于表三。



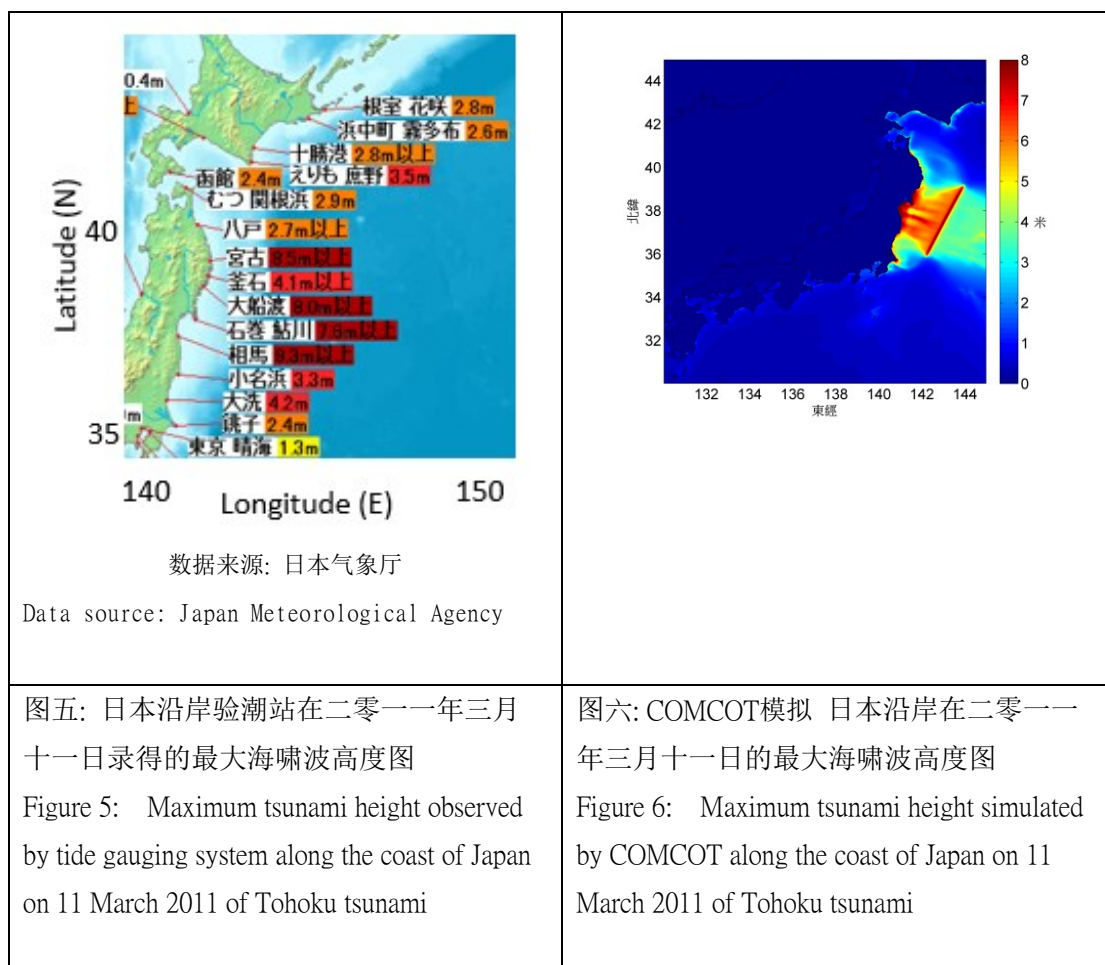
图三: 利用COMCOT模拟二零一一年三月十一日在日本东北发生的海啸

Fig 3: Simulation of Tohoku tsunami on 11 March 2011 using COMCOT



图四: COMCOT模拟日本沿岸相马及石卷的海啸波的高度时间序列

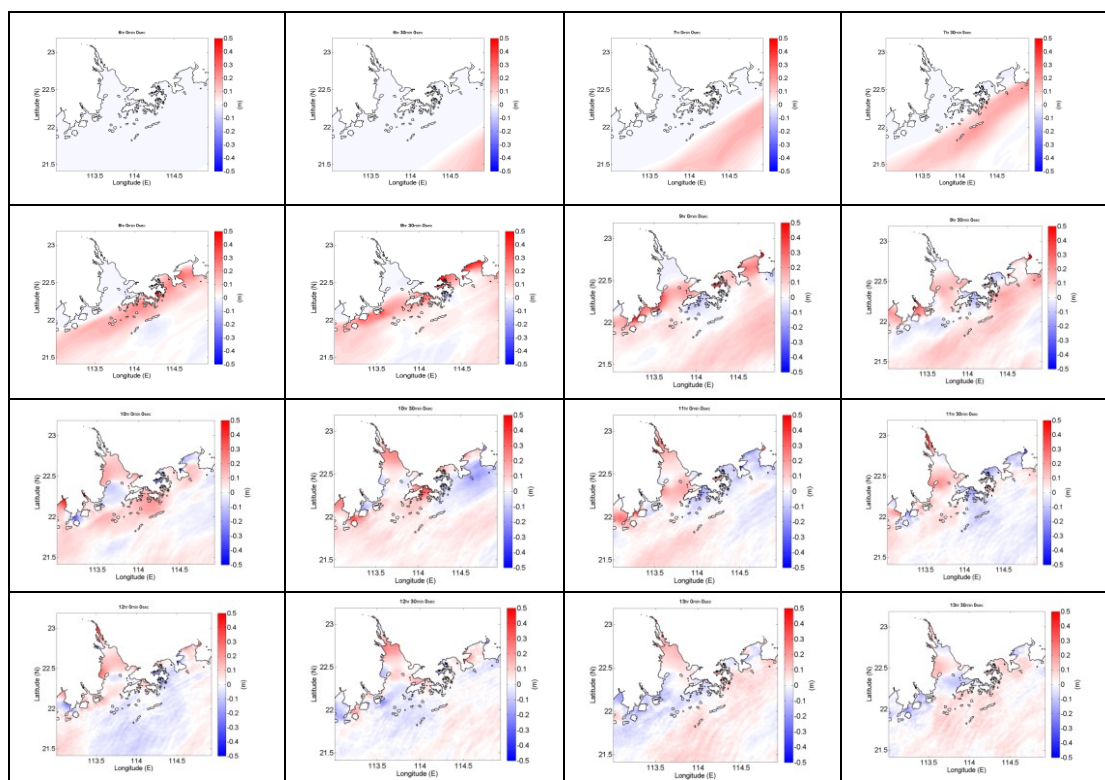
Figure 4: Time series of COMCOT simulated tsunami wave height of Sōma, Fukushima and Ishinomaki, Miyagi of the coastal area of Japan



图五: 日本沿岸验潮站在二零一一年三月十一日录得的最大海啸波高度图  
Figure 5: Maximum tsunami height observed by tide gauging system along the coast of Japan on 11 March 2011 of Tohoku tsunami

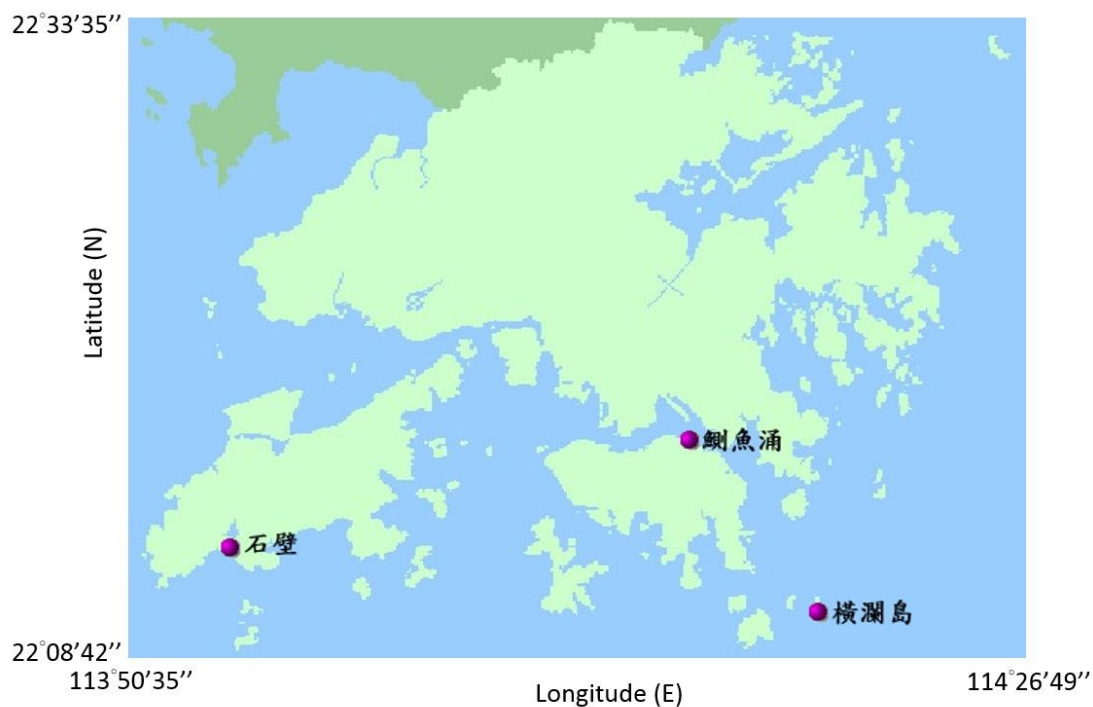
图六: COMCOT模拟 日本沿岸在二零一一年三月十一日的最大海啸波高度图  
Figure 6: Maximum tsunami height simulated by COMCOT along the coast of Japan on 11 March 2011 of Tohoku tsunami





图七: COMCOT模拟日本311海啸到达香港的情况 (时间序列:左至右, 上至下)

Figure 7: COMCOT simulation of arrival of tsunami at Hong Kong for 311 Japan tsunami (Time sequence from left to right, up to down)



图八: 香港其中三个验潮站横瀾岛、鰂鱼涌和石壁的位置

Figure 8: Positions of three tide gauge stations of Hong Kong (Waglan Island, Quarry Bay, Shek Pik)

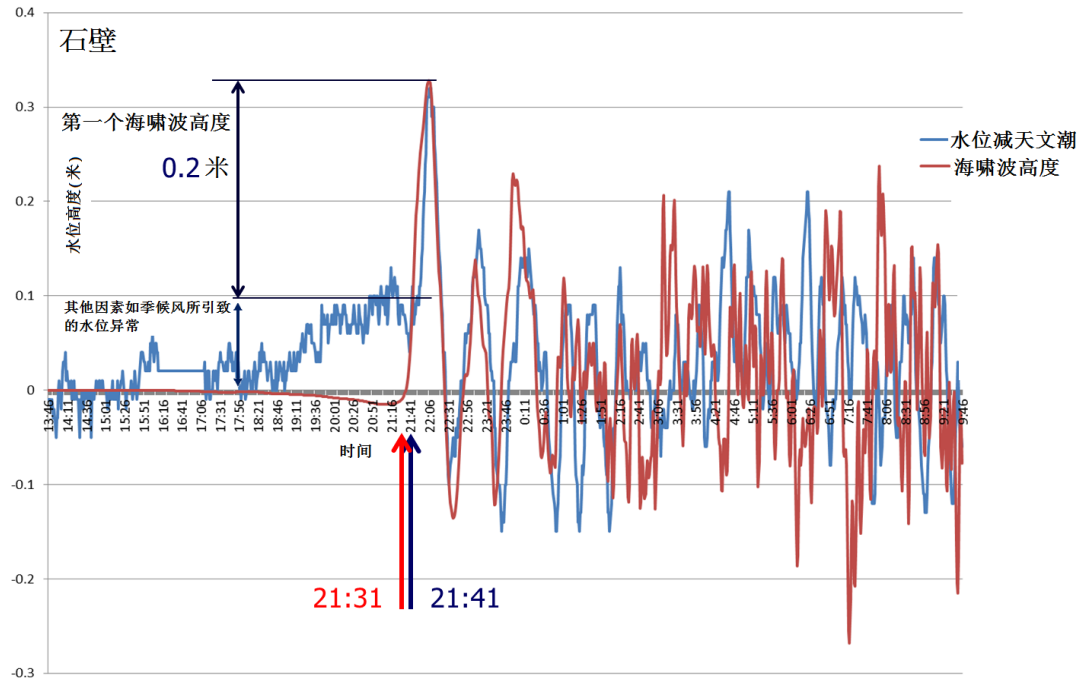


表三.香港验潮站在日本311地震录得的海啸到达时间及海啸高度和 COMCOT 模拟结果的比较

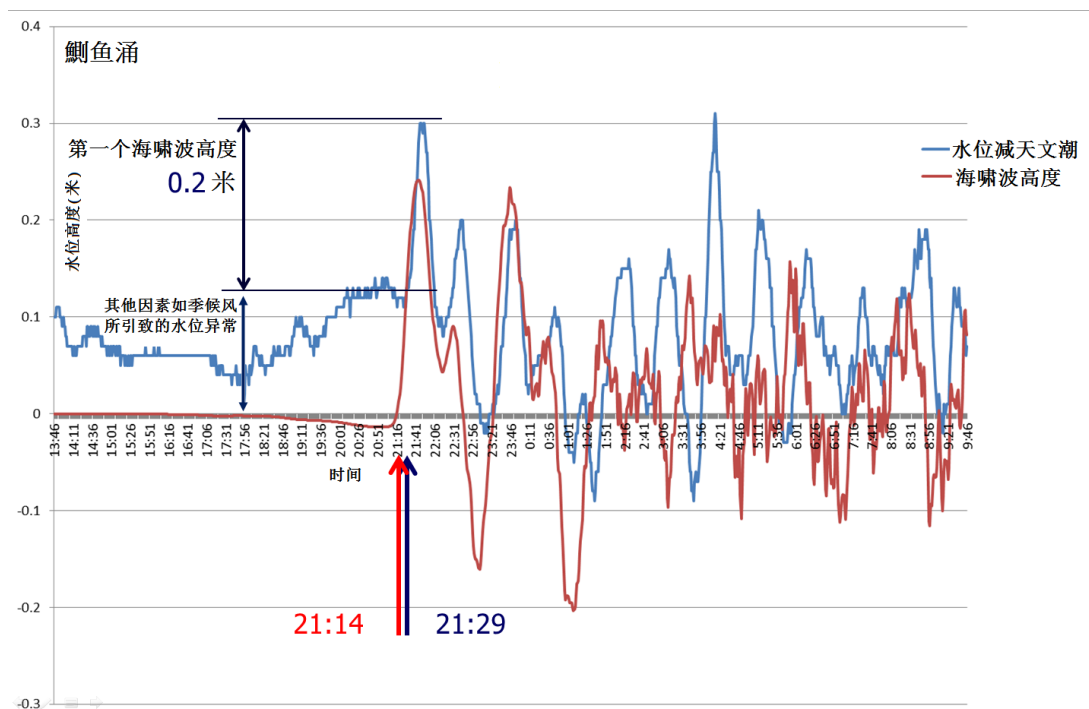
Table 3. Comparison of recorded and COMCOT simulated arrival time and wave height of tsunami at Hong Kong tide gauge stations for 311 Japan earthquake

验潮站	录得的海啸到达时间 (香港时间)	录得的海啸高度 (米)	模拟的海啸到达时间 (香港时间)	模拟的海啸高度 (米)
横澜岛	21:16	0.1	21:06	0.2
鲗鱼涌	21:29	0.2	21:14	0.2
石壁	21:41	0.2	21:31	0.3

结果显示各潮站录得的第一海啸波的高度与 COMCOT 的模拟颇为接近，相差不多于 0.1 米，而录得的海啸到达时间与模拟所得也大致相约，差距少于 15 分钟。此外，在验潮站的时间序列图中显示 (图九、十及十一)，海啸到达后 5 小时内的海啸波幅变化与模拟的波幅变化接近同步，显示模式模拟海啸拍岸时的变化表现相当理想。

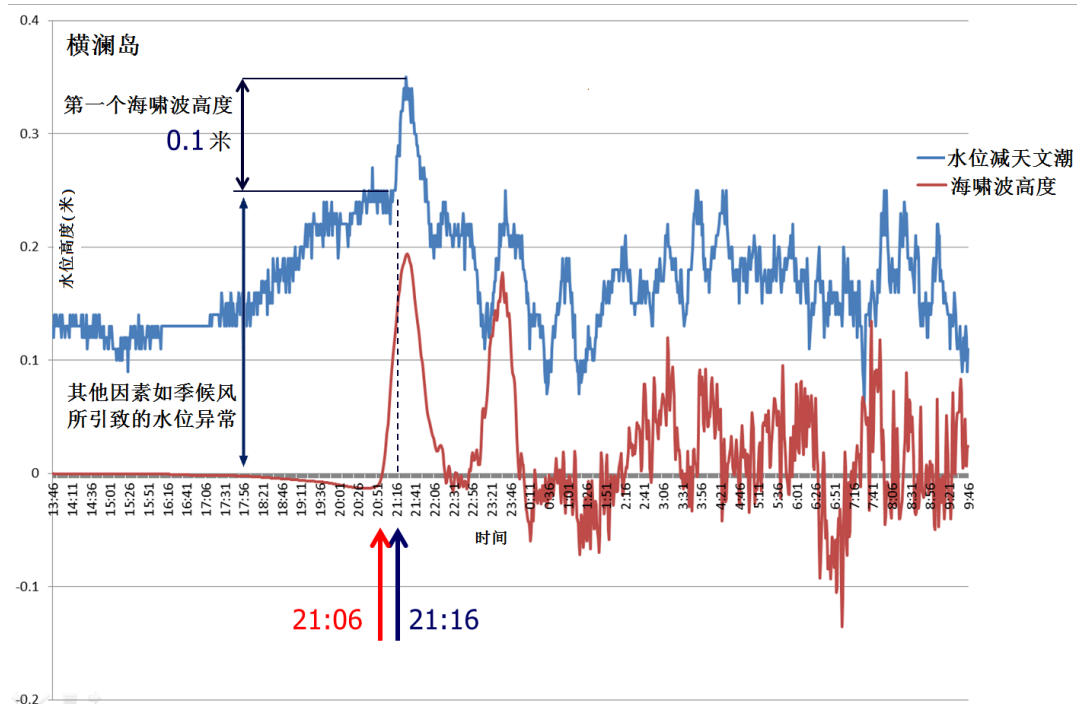


图九: 石壁验潮站的实测及模拟海啸波的时间序列  
Figure 9: Time series of actual and simulated tsunami wave at Shek Pik tide gauge station



图十：鲗鱼涌验潮站的实测及模拟海啸波的时间序列

Figure 10: Time series of actual and simulated tsunami wave at Quarry Bay tide gauge station



图十一：横澜岛验潮站的实测及模拟海啸波的时间序列

Figure 11: Time series of actual and simulated tsunami wave at Waglan Island tide gauge station

2.2 其它香港录得的海啸记录

除日本311地震所引发的越洋海啸，香港自一九五零年代开始运作自动验潮站以来另外曾录得六次海啸，全部属于轻微水位变化 (少于 0.5 米)。我们利用 USGS 的地震参数模拟这六次海啸事件，模拟结果与香港鲗鱼涌验潮站的观测数据作比较(表四)。结果显示其中五次的模拟结果与实测的数值颇为接近，只有 1988 年 6月 24 日吕宋海峡所发生的 5.7 级地震，COMCOT 没有显示任何海啸到达香港，似乎模式的海啸波在抵达香港前已完全减弱。

表四. 鲗鱼涌验潮站曾录得的六次海啸与 COMCOT 的模拟比较

Table 4. Comparison of the six recorded tsunamis at Quarry Bay and COMCOT simulation

日期	震中地点	地震矩震级 Mw	鲗鱼涌录得的最大 海啸波高度	模拟的最大海 啸波高度
1952/11/5	堪察加	9.0	0.15 米	0.1 米
1960/5/23	智利	9.5	0.3 米	0.5 米
1985/3/4	智利	7.9	少于 0.1 米	0.02 米
1988/6/24	吕宋海峡	5.7	0.3 米	0 米
2006/12/26	台湾南部附 近海域	7.1	少于 0.1 米	0.1 米
2010/2/28	智利	8.8	少于 0.1 米	0.2 米
2011/3/11	日本本州岛 以东海域	9.0	0.2 米	0.2 米

3 COMCOT 的应用

应用平行运算技术，COMCOT 在一台内有两颗八核中央处理器，运算速度为每秒 294 兆浮点 (GFLOPS) 的服务器运行，模拟日本311地震后从太平洋到香港长约八小时的海啸过程，运算时间只需约75分钟。而一个在南海马尼拉海沟发生的地震所引发的海啸，到达香港的时间约需三小时，COMCOT 的运算时间也只不过是 45 分钟左右，可见利用 COMCOT 配合香港天文台的实时地震数据处理及分析系统，足以支持香港天文台海啸预警系统的业务应用。

香港天文台的地震数据处理及分析系统一般可以在 6 级或以上的地震发生后大约 6 至 8 分钟计算出地震发生的时间、位置和震级。而地震的震源机制亦可在发震后大约 20 分钟透过香港天文台的地震数据处理及分析系统计算出来，或经由 USGS 提供。如果马尼拉海沟发生地震，COMCOT 在地震发生后大约一个小时便可以提供数值模式的计算结果，为海啸预警的应急工作带来莫大裨益。

## 4 总结

本文利用日本 311 海啸个案及其他六次香港曾录得的海啸记录验证了 COMCOT 模拟海啸的能力。在 311 海啸个案的模拟结果显示, 影响日本东北沿岸的海啸波高度跟验潮站录得的海啸波高度大致相约, 而香港各潮站录得的第一个海啸波的高度与模拟颇为接近, 相差不多于 0.1 米, 而录得的海啸到达时间与模拟所得也大致相约, 差距少于 15 分钟。此外, 由于 COMCOT 应用平行运算技术, 缩短模拟所需的运算时间, 使其可以有效地应用于海啸应急的业务运作, 大大提升香港天文台海啸预警方面的能力。再者, 一个在南海马尼拉海沟发生的地震所引发的海啸, 由于到达香港的时间约需三小时, 如果只使用四层嵌套网格模拟, 运算的时间则大大缩短为只需 7 分钟, 对初步评估海啸的影响起了很大的参考价值。

## 参考文献

- [1] 黄永德、杨继兴、李健威 Reprint 642. 香港海啸警报服务的新发展和数值模式的应用[A]. 第二届粤港澳地震科技研讨会, 中国, 澳门, 2006.
  - [2] Xiaoming Wang, Technical document for COMCOT v.1.7 [A], Institute of Geological & Nuclear Science, New Zealand, 2009
  - [3] Philip L.F. Liu, Seung-Buhm Woo and Yong-Sik Cho, Computer Programs for Tsunami Propagation and Inundation [A]. School of Civil and Environmental Engineering Cornell University, Ithaca, NY14853 USA, 1998
  - [4] Amante, C. and B. W. Eakins, ETOPO1 1 Arc-Minute Global Relief Model: Procedures, Data Sources and Analysis [A]. NOAA Technical Memorandum NESDIS NGDC-24, 19 pp, March 2009
  - [5] Farr, T.G., M. Kobrick, Shuttle Radar Topography Mission produces a wealth of data [A], Amer. Geophys. Union Eos, v. 81, p. 583-585 , 2000
  - [6] Mansinha, L., and D. Smylie, The displacement field of inclined faults [J]. Bulletin of the Seismological Society of America, 61, No. 5, 1433-1440, 1971
- Tatehata, H., The New Tsunami Warning System of the Japan Meteorological Agency, G. Hebenstreit ed., Perspectives on Tsunami Hazard Reduction - Observations, Theory and Planning, Klumer Academic Publishers ,1997

## **Development of tsunami numerical model in Hong Kong – model verification by using a Japan 3.11 tsunami case**

LAU Dick-shum, Mok Hing-yim

(Hong Kong Observatory, 134A Nathan Road, Kowloon, Hong Kong)

**Abstract:** HKO adopted a new tsunami model running on parallel computing technology in 2012, the Cornell Multigrid Coupled Tsunami model (COMCOT), and integrated it with the HKO seismic data processing system, operational since early 2010. In the event of an earthquake over the Pacific or the South China Sea, the earthquake parameters detected and analysed by the system would be fed to the model for simulating tsunami propagation and estimating the tsunami heights over the sea and on arrival at the coasts. This paper studies the performance of COMCOT, using the tsunami heights recorded during the Japan 311 earthquake event as well as past tsunamis recorded in Hong Kong, and discusses the applications of the model in the tsunami warning services of HKO.

Key words: Tsunami; Earthquake; Hong Kong; Application