### ANALISIS SINYAL SEISMIK TREMOR HARMONIK DAN TREMOR SPASMODIK GUNUNGAPI SEMERU, JAWA TIMUR – INDONESIA

Arin Wildani<sup>1</sup>, Sukir Maryanto<sup>2,</sup> Adi Susilo<sup>3</sup>

<sup>1</sup> Program Studi Pendidikan Fisika, FKIP, Universitas Islam Madura <sup>2</sup>Jurusan Fisika, FMIPA, Universitas Brawijaya email: arinwildani@gmail.com

#### **ABSTRAK:**

Tremor vulkanik merupakan salah satu aktivitas seismik yang biasa terekam di sekiar gunungapi aktif yang dapat menjadi tanda akan adanya suatu letusan. Salahsatu cara untuk mengetahui karakteristik dari aktivitas sutu gunungapi yaitu dengan analisis spektral. Penelitian ini menggunakan data aktivitas seismik gunungapi Semeru yang terekam pada tahun 2009 di tiga stasiun seismik yaitu Leker, Tretes dan Besukbang. Seleksi data dilakukan dengan memilih sinyal yang memiliki kenampakan sinyal yang bagus pada ketiga stasiun. Berdasarkan kenampakan sinyal, data hasil seleksi diklasifikasi kedalam dua kelompok yaitu tremor spasmodik dan tremor harmonik. Analisis spektral dilakukan dengan menerapkan Fast Fourier Transform pada sinyal yang terpilih. Berdasarkan hasil analisis didapatkan frekuensi tremor spasmodik G.Semeru berkisar 1,56 Hz - 1,86 Hz dan frekuensi dasar dari tremor harmonik berkisar antara 1,14 - 2,50 Hz. Kejadian tremor vulkanik di gunung Semeru diduga merupakan hasil osilasi gas didalam pipa konduit, dimana kestabilan pulsa tekanan yang terdapat didalam pipa konduit menghasilkan tremor harmonik dan jika kestabilan itu tidak dicapai maka menjadi sumber munculnya tremor spasmodik

**Kata Kunci**: Gunung Semeru, tremor harmonik, tremor spasmodik, spektral frekuensi.

Wacana

#### PENDAHULUAN

Gunung Semeru merupakan salahsatu gunungapi aktif tertinggi di pulau Jawa. Secara geografis terletak pada posisi 08°06'30" Lintang Selatan dan 112° 55' Bujur Timur dan secara administratif gunung Semeru termasuk dalam wilayah Kabupaten Lumaiang dan Kabupaten Malang, Jawa Timur. Gunung Mahameru merupakan puncak tertinggi dari gunung Semeru dengan ketinggian 3676 meter dari permukaan laut. Pusat kegiatan gunung Semeru terletak di kawah Jonggring Seloko yang berstatus aktif sampai sekarang. Aktifitas erupsi gunung Semeru mulai tercatat sejak tahun 1818 sampai sekarang. Ciri erupsinya sejak tahun 1958-1968 termasuk campuran vulkaniantipe strombolian. Hal tersebut ditandai dengan kenampakan visual yaitu ketika terjadi erupsi besar disertai oleh aliran lava dan lahar. Sementara dalam keadaan normal. aktifitasnya ditandai dengan erups kecil berlangsung singkat dengan yang memuntahkankan bom dan abu yang terjadi setiap 15-30 menit sekali (Kusumadinata, 1978).

Pemantauan terhadap aktifitas gunung Semeru dilakukan secara kontinyu oleh badan Pusat Vulkanologi dan Mitigasi Bencana Geologi (PVMBG) dari pos pengamatan gunung Sawur. Pemantauan yang dilakukan berupa dokumentasi rekaman data seismik serta kenampakan visual dari aktifitas gunung Semeru. Hal tersebut belum mencakupi penelitian secara menyeluruh mengenai aktifitas internal dari gunung Semeru.

Wacana

Aktifitas internal suatu gunungapi dapat diketahui dari gempa vulkanik yang terekam di sekitar gunungapi tersebut. Gempa vulkanik menunjukan tanda aktifitas dinamika didalam suatu gunungapi. Gempa vulkanik dikelompokkan menjadi dua yaitu gempa vulkanik yang bersifat impulsif dan gempa vulkanik yang bersifat tidak impulsif atau disebut tremor vulkanik.

Tremor vulkanik merupakan gelombang seismik yang biasa teramati didekat gunungapi aktif (Julian, 1994) dan dapat menjadi indikasi terjadinya letusan. Gejala ini berhubungan dengan gerakan yang terjadi di bawah permukaan akibat aliran magma. Salah satu teori yang mengajukan pemodelan dari proses tremor vulkanik menyatakan bahwa tremor muncul karena

# Didaktika Jurnal Pemikiran Penelitian Pendidikan dan Sains

antara aliran magma dengan 2004).

Wacana

Berdasarkan kenampakan vulkanik dibagi menjadi dua yaitu tremor dibawah spektrum yang teratur.

antara lain oleh Kirbani dkk 1992 yang suatu sumber sinyal sementara yang stabil. menyatakan bahwa kegiatan seismik gunung Semeru terbagi menjadi 3 fase mengetahui karakteristik tremor vulkanik keadaan. Pertama yaitu keadaan dimana gunung Semeru berdasarkan kenampakan sebelum terjadi letusan, ditandai dengan sinyal dan berdasarkan bentuk spektrum. tidak adanya bentuk sinyal amplitudo besar. Kedua yaitu keadaan yaitu puncak sinyal yang tidak teratur sesudah terjadi letusan, ditandai dengan Model konseptual pipa organa digunakan bentuk sinyal yang harmonik dengan untuk menduga sumber tremor vulkanik frekuensi rendah, amplitudo besar dan gunung Semeru. transien. Yatini pada tahun 1995

ketidakstabilan pipa konduit akibat interaksi menyatakan bahwa kandungan frekuensi batuan tremor harmonik gunung Semeru sangat disekitarnya (Julian, 1994 dalam Neil dkk rendah yaitu antara 1,0 Hz sampai 4,0 Hz dengan frekuensi dasar berkisar antara 0,8 sinyal Hz sampai 1,3 Hz. Kedalaman tremor (Waveform) dan bentuk spektrum tremor harmonik terjadi antara 2,5 sampai 3,5 km kawah (Yatini, 1995). spasmodik dan tremor harmonik. Tremor Schlindwein, et al (1995) yang menganalisis spasmodik memiliki ciri-ciri kenampakan bahwa sinyal-sinyal tremor yang tercatat sinyal dan bentuk spektrum yang tidak pada G. Semeru pada bulan Oktober 1992 teratur sementara tremor harmonik memiliki oleh German-Indonesia Volcano Expedition ciri-ciri kenampakan sinyal dan bentuk (GIVE 1992) berisi lebih dari 11 harmonik yang integer. Kenampakan spektral ini Beberapa penelitian mengenai aktifitas dapat diterangkan dengan adanya beberapa internal gunung Semeru telah dilakukan sumber pulsa berirama yang menghasilkan

Penelitian ini dilakukan untuk dengan Analisis yang digunakan pada penelitian ini analisis spektral menggunakan dimana terjadi letusan, ditandai dengan metode Fast Fourier Transform. Analisis dan ini diterapkan pada tremor harmonik amplitudonya besar. Ketiga yaitu keadaan maupun tremor spasmodik gunung Semeru.



Gambar 1. Peta lokasi Gunung Semeru dan stasiun seismik.

#### **OBSERVASI**

Data pada penelitian ini didapat dari sub- Transform(FFT) Bidang pengamatan gunungapi, Vulkanologi dan Mitigasi Bencana Geologi dipilih n=10 sehingga ada 1024 data yang (PVMBG), Bandung, Jawa Barat. Data diambil. Sementara analisa spektogram tersebut data seismik gunung Semeru yang dillakukan didapat dari hasil rekaman (seismogram) frekuensi-frekuensi dari tremor vulkanik pada tahun 2009. Peta lokasi seismik terhadap waktu terjadinya tremor vulkanik gunung Semeru dan stasiun seismik yang serta

berada disekitarnya dapat dilihat pada Gambar 1.

Wacana

Seleksi data dilakukan dengan memilih sinyal yang memiliki kenampakan sinyal (*Waveform*) bagus pada tiga stasiun seismik yaitu Leker, Tretes dan Besuk Bang. Berdasarkan kenampakan sinval (Waveform) data hasil seleksi kemudian dikelompokkan menjadi dua yaitu tremor harmonik dengan ciri-ciri kenampakan sinval teratur seperti terlihat pada Gambar 2a dan tremor spasmodik dengan ciri-cri kenampakan sinyal tidak teratur seperti terlihat pada Gambar 2b.

Analisa data yang dilakukan yaitu analisa spektral dan spektogram. Analisa spektral dilakukan untuk mendapatkan frekuensi dari sinyal-sinyal tremor vulkanik telah diseleksi dan diklasifikan yang sebelumnya. Analisa spektral dilakukan Fast dengan metode Fourier dimana pemotongan Pusat datanya sama dengan 2<sup>n</sup>, pada penelitian ini untuk melihat dominasi dapat melihat degradasi nilai Didaktika Jurnal Pemikiran Penelitian Pendidikan dan Sains

ISSN: 2337-9820

sinval

kenampakan

amplitudo dari kedua hubungan parameter dan Desember. Berdasarkan hasil seleksi tersebut. diperoleh total kejadian tremor vulkanik

haimul

memiliki

vang (waveform) bagus sebanyak 42 kejadian, 15 allhallithnand kejadian diantaranya merupakan tremor spasmodik dan 27 kejadian yang lain merupakan tremor harmonik.

Wacana



(b)

Gambar 2. Kenampakan Sinyal (Waveform) a) Tremor harmonik b) Tremor spasmodik (Minakami, 1976).

#### SEISMISITAS GUNUNG SEMERU

Berdasarkan laporan pengamatan 2009 gunungapi Semeru tahun yang dilakukan oleh sub-bidang Pusat Vulkanologi dan Mitigasi Bencana Geologi (PVMBG) aktifitas gunung Semeru selama tahun 2009 terlihat pada gambar 3. Dari seismisitas tersebut terlihat bahwa tremor vulkanik terjadi di awal tahun dan di akhir tahun yaitu bulan Januari, Februari, Agustus, September, Oktober, November



3. Gambar Seismisitas kegempaan G.Semeru tahun 2009.

### **ANALISIS SPEKTRAL**

Suatu sinyal dapat dianalisis dalam domain waktu dan juga domain frekuensi

#### ISSN: 2337-9820

### Jurnal Pemikiran Penelitian Pendidikan dan Sains **Didaktika**

untuk mendapatkan karakteristik fisis dari sinyal tersebut. Proses analisis dan sintesis seismogram dan spektogram didefinisikan sebagai berikut:

$$X(f) = \int_{-\infty}^{\infty} x(t) e^{-j2\pi ft} dt$$
  
=  
$$\int_{-\infty}^{\infty} x(t) \cos(2\pi ft) dt - j \int_{-\infty}^{\infty} x(t) \sin 2\pi ft dt$$
  
2.4

dimana

f

: fungsi dalam domain waktu x(t) $e^{-j2\pi ft}$ : fungsi kernel X(f): fungsi dalam domain frekuensi

: frekuensi

Seismogram hasil dari pemantauan kegempaan gunung Semeru menggunakan 0,01 detik atau 100 Hz. sampling rate Dengan demikian frekuensi maksimum gempa vulkanik dan tremor G. Semeru harus  $\leq$  50 Hz (Siswowidjojo dkk,1995).

Gambar 4(atas) memperlihatkan tremor dalam domain waktu memerlukan analisis harmonik yang terjadi pada tanggal 23 cukup panjang dengan melibatkan turunan desember 2009 pukul 01.28 s/d 01.52 WIB. dari fungsi, yang dapat menimbulkan Berdasarkan gambar 4 Kejadian tremor ketidaktelitian hasil analisis. Analisis dan vulkanik terjadi setelah letusan dimana sintesis sinyal akan lebih mudah dilakukan durasi terjandinya tremor harmonik selama pada domain frekuensi. Oleh karena itu, 21 menit. Spektogram memperlihatkan untuk dapat bekerja pada domain frekuensi bahwa terdapat 6 frekuensi harmonic yang dapat dilakukan dengan mengggunakan integer dimana frekuensi dasarnya berkisar transformasi fourier. Transformasi fourier 1 Hz, frekuensi harmonik pertama berkisar 2,5 Hz, frekeunsi harmonik kedua berkisar 3 Hz, frekuensi harmonik ketiga berkisar 4 Hz dan frekuensi harmonik keempat berkisar 5 Hz.

Wacana

Pada gambar 4 juga terlihat 5 frekuensi harmonik tidak terjadi selama waktu 21 menit (1260 sekon) melainkan hanya terjadi sekitar 3 menit setelah letusan, sementara semakin lama kejadian tremor harmonik. frekuensi harmonik semakin berkurang dan hanya ditemukan dua frekuensi harmonik. Selain itu juga terlihat adanya pola yang teratur meskipun waktu nilai pada tertentu frekuensi mengalami kenaikan.



ISSN: 2337-9820



300000

Gambar 4. Seismogran dan spektogram tremor harmonik terjadi pada tanggal 23 Desember 2009 pukul 01.28 s/d 01.52 WIB.

Gambar 5 memperlihatkan Seismogram dan spektogram tremor spasmodik yang terjadi pada tanggal 01 Januari 2009 pukul 00.24 s/d 00.34 WIB. Tremor spasmodik terjadi setelah letusan dengan kenampakan (*waveform*) sinyal yang tidak teratur. Sementara spektogram dari tremor spasmodik pada gambar 5 memperlihatkan bahwa tremor spasmodik tidak mempunyai kandungan frekuensi harmonik melainkan

hampir sama selama 5 menit dimana nilai frekuensinya berkisar 1-5Hz. Hal ini berbeda dengan kandungan frekuensi tremor harmonik yang menunjukkan keteraturan dalam waktu tertentu.



Gambar 5. Seismogram dan spektogram tremor spasmodik terjadi pada tanggal 01 Januari 2009 pukul 00.24 s/d 00.34 WIB.



Gambar 6. Analisa Spektral tremor harmonik yang terjadi pada tanggal 23 desember 2009 pukul 01.28 s/d 01.52 WIB.

Gambar 6 merupakan seismogram dari tremor harmonik setelah letusan vang terjadi pada tanggal 23 desember 2009 pukul 01.28 s/d 01.52 WIB. Pada gambar 6 dapat dilihat bahwa terdapat data yang hilang di pertengahan kejadian yaitu pada pukul 01.35 dan 01.45 WIB, analisa spektral dilakukan pada gempa letusan dan harmoniknya. Frekuensi pada tremor dominan dari gempa letusannya sebesar 1,07 Hz. Analisa spektral kedua dan keempat didapatkan frekuensi dasar dari

tremor harmonik sebesar 1,26 Hz sementara dari hasil analisa spektral yang ketiga didapatkan frekuensi dasar dari tremor harmonik sebesar 1,33 Hz. Tremor harmonik memiliki keteraturan spektralnya seperti terlihat pada gambar 6.

Wacana



spasmodik terjadi pada tanggal 01 Januari 2009 pukul 00.24 s/d 00.34 WIB.

Gambar 7 merupakan seismogram tremor spasmodik setelah letusan yang terjadi pada tanggal 01 Januari 2009 pukul 00.24 s/d 00.34 WIB. Pada gambar 7 terihat bahwa di awal kejadian terjadi letusan yang dengan amplitudo besar kemudian

Vol. 3, No. 6, Desember 2015 |147

### Wacana Didaktika Jurnal Pemikiran Penelitian Pendidikan dan Sains

amplitudonya menurun dalam selang waktu satu menit dan dilanjutkan dengan letusan yang kedua kali dengan amplitudo yang lebih kecil dibandingkan pada letusan yang pertama kemudian dilanjutkan dengan tremor spasmodik selama lima menit. Dari hasil hasil analisa spektral dari tremor spasmodik yang terjadi pada tanggal 01 Januari 2009 pukul 00.24 WIB didapatkan frekuensi dominan sebesar 2,23 Hz dengan puncak frekuensi yang tidak teratur.

Frekuensi tremor vulkanik dapat dilihat pada tiga stasiun pengamatan yaitu Leker, Tretes dan Besukbang untuk melihat perubahan nilai frekuensi dan amplitudo dari tremor vulkanik sehingga didapatkan posisi sumber dari tremor pendekatan vulkanik. Gambar 8a merupakan seismogram dari tremor spasmodik yang terjadi pada tanggal 01 Januari 2009 pukul 00.24 s/d 00.34 WIB pada stasiun Leker, Tretes dan Besukbang. Pada gambar 8a terlihat nilai amplitudo pada masing-masing Stasiun Leker memiliki nilai stasiun. amplitudo yang paling tinggi dibandingkan stasiun yang lain. Hal ini menunjukan bahwa sumber tremor vulkanik lebih dekat dengan stasiun Leker dibandingkan stasiun Tretes dan Besukbang.





Gambar 8a) Seismogram b) Hasil analisis spektral tremor spasmodik setelah letusan tanggal 01 Januari 2009 pukul 00.24 s/d 00.34 WIB pada stasiun Leker, Tretes dan Besukbang.

Gambar 8b merupakan hasil analisa spektral tremor spasmodik yang terjadi pada tanggal 01 Januari 2009 pukul 00.24 s/d 00.34 WIB pada stasiun Leker, Tretes dan Besukbang. Pada gambar 8b terlihat bahwa nilai frekuensi dominan pada stasiun Leker, Tretes dan Besukbang memiliki nilai yang

## Jurnal Pemikiran Penelitian Pendidikan dan Sains Didaktika

sama yaitu sebesar 1,85Hz. Garis putus- tanggal 23 Desember 2009 pukul 01.28 putus bahwa frekuensi yang didapatkan pada tiga nilai Puncak frekuensidasar yaitu 1,30 Hz. stasiun memiliki harga yang sama, hal ini dapat memberikan informasi bahwa sumber KESIMPULAN DAN SARAN dari tremor spasmodik berasal dari sumber analisis spektral tremor harmonik seperti 2009 didapatkan karakteristik pada gambar 9.

ISSN: 2337-9820



Gambar 9a)Seismogram b) Hasil analisis spektral Tremor harmonik setelah letusan

berwarna merah memperlihatkan 01.56 WIB dari tiap-tiap stasiun dengan

Wacana

seismic Berdasarkan rekaman data yang sama. Hal ini juga terlihat pada hasil (seismogram) gunung Semeru selam tahun tremor vulkanik gunugn Semeru dilihat dari kenampakan bentuk sinyal dan durasinya memiliki ciri-ciri yaitu sinyal dengan amplitudo kecil dan durasi kejadiannya minimal tiga menit. Tremor vulkanik terdiri dari tremor harmonik dan tremor spasmodik. Tremor harmonik memiliki ciribentuk sinyal puncak spektral yang ciri teratur.frekuensi dasar tremor harmonic berkisar 1Hz-2 Hz sementara frekuensi harmoniknya ditemukan bisa sampai lima puncak frekuensi

> Tremor spasmodik dicirikan dengan bentuk sinyal yang tidak teratur dan puncak spektral vang tidak jelas, kandungan frekuensinya berkisar 1-5Hz. Kejadian tremor vulkanik di gunung Semeru diduga merupakan hasil osilasi gas didalam pipa konduit, dimana kestabilan pulsa tekanan terdapat didalam pipa konduit yang menghasilkan tremor harmonik dan jika

Didaktika Jurnal Pemikiran Penelitian Pendidikan dan Sains

kestabilan itu tidak dicapai maka menjadi sumber munculnya tremor spasmodik.

Penelitian selanjutnya diharpakan mampu menjelaskan secara matenatis mengenai sumber tremor vulkanik gunung Semeru dengan pengamatan yang lebih detail.

#### **DAFTAR PUSTAKA**

Wacana

- Julian, R. B., 1994. Volcanic tremor: Nonlinier exicitation by fluid flow,.Journal of Geophysical Research, 99(B6): 11859-11877.
- Kirbani, S.B., Fadeli, A. Wahyudi, Imam, S. Ari, S. 1992. Laporan Penelitian, Studi Pendahuluan Seismisitas Gunung Semeru, Jawa Timur, FMIPA, UGM, Yogyakarta, Indonesia.
- Kusumadinata, K., 1978. *Data dasar gunungapi Indonesia*, Direktorat Vulkanologi, Bandung.
- Minakami, T. 1974. *Seismology of Vulcanoes in Japan*. Journal of Physical Volcanology. Development in Solid Earth geophys.
- Neil, J.B., Craster, R.V., Rust A.C. 2004. Instability in flow through elastic conduits and volcanic tremor. J. Fluid Mech. (2005), vol. 527, pp. 353–377.
- Perwita C.A. 2011. Analisis Sinyal Seismik Gempa Letusan Gunung Semeru, Jawa Timur Tahun 2009. Tugas Akhir, Universitas Brawijaya, Malang.

- Schlindwein, V. dan Wassermann J. 1995. Spetral Analysis of Tremor Signals at Mt. Semeru Volcano, Indonesia, Geophysical Research Letter, Vol. 22, No. 13 pp. 1685-1688.
- Siswosidjojo, S., Santoso, D., Sudarsono, U. dan Surono. 1995. Laporan Final Riset Unggulan Terpadu I 1993/1994 dan 1994/1995 : Penelitian Mekanisme Letusan Gunung Semeru di Jawa Timur dan Evaluasi Daerah Bahayanya. Dewan Riset Nasional dan Proyek Pusat Pengembangan Ilmu Pengetahuan dan teknologi 1995.
- Yatini. 1995. Analisis Tremor Harmonik Sebelum Letusan 3 Februari 1994 Untuk Memperoleh Dimensi dan Sistem Volkanik G. Semeru. Thesis S-2 Program Studi Geofisika Terapan, Pasca Sarjana, ITB. Bandung.