ANALISIS AKTIVITAS SEISMIK GUNUNG GUNTUR GARUT JAWA BARAT BERDASARKAN SPEKTRUM FREKUENSI DAN SEBARAN HIPOSENTER BULAN **JANUARI – MARET 2013**

SKRIPSI

Sebagai salah satu syarat untuk memperoleh gelar Sarjana Sains dalam bidang fisika

oleh :

INDRIA RESTIKA ANGGRAENI 0910930051-93



JURUSAN FISIKA

FAKULTAS MATEMATIKA DAN ILMU PENGETAHUAN ALAM

UNIVERSITAS BRAWIJAYA MALANG 2014



LEMBAR PENGESAHAN TUGAS AKHIR

ANALISIS AKTIVITAS SEISMIK GUNUNG **GUNTUR GARUT JAWA BARAT** BERDASARKAN SPEKTRUM FREKUENSI DAN SEBARAN HIPOSENTER BULAN **JANUARI – MARET 2013**

Oleh : **INDRIA RESTIKA ANGGRAENI** 0910930051-93

Telah dipertahankan di depan Majelis Penguji pada tanggal dan dinyatakan memenuhi syarat untuk memperoleh gelar Sarjana Sains dalam bidang fisika

Pembimbing I

Pembimbing II

Drs. Adi Susilo, M.Si, Ph.D NIP.196312271 991 031 002

Dr. Hetty Triastuty NIP.197106231 998 032 001

Mengetahui, Ketua Jurusan Fisika Fakultas MIPA Universitas Brawijaya

> Drs. Adi Susilo, M.Si, Ph.D NIP. 196312271 991 031 002



LEMBAR PERNYATAAN

Saya yang bertanda tangan dibawah ini :

Nama : INDRIA RESTIKA ANGGRAENI

NIM : 0910930051-93

Jurusan : FISIKA

Penulis Tugas Akhir berjudul

A BRAWIUAL ANALISIS AKTIVITAS SEISMIK GUNUNG **GUNTUR GARUT JAWA BARAT** BERDASARKAN SPEKTRUM FREKUENSI DAN SEBARAN HIPOSENTER BULAN JANUARI – MARET 2013

Dengan ini menyatakan bahwa :

- 1. Tugas Akhir adalah benar-benar karya saya sendiri, dan bukan hasil plagiat dari karya orang lain, karya-karya yang tercantum dalam Daftar Pustaka Tugas Akhir ini, semata-mata digunakan sebagai acuan/referensi.
- 2. Apabila kemudian hari diketahui bahwa isi Tugas Akhir saya merupakan hasil plagiat, maka saya bersedia menanggung akibat hukum dari keadaan tersebut.

Demikian pernyataan ini dibuat dengan segala kesadaran.

Malang, April 2014 Yang menyatakan,

(Indria Restika Anggraeni) NIM. 0910930051-93



ABSTRAK

Telah dilakukan penelitian seismisitas Gunung Guntur dengan data bulan Januari 2013 hingga Maret 2013. Penelitian dilakukan dengan metoda analisis spektrum frekuensi dan analisis hiposenter. Analisis spektrum frekuensi digunakan untuk mengetahui nilai frekuensi domainnya. Dan analisis hiposenter digunakan untuk mengetahui kedalaman sumber gempa. Sinyal gempa diperoleh dari 4 stasiun seismik. Yaitu, Citiis, Masigit, Kabuyutan dan Sodong. Sinyal seismik diseleksi terlebih dahulu untuk mendapatkan event gempa dan mengelompokkannya.

Berdasarkan analisis spektrum frekuensi, diperoleh kandungan frekuensi gempa vulkanik berkisar antara 3.03 Hz hingga 9.81 Hz. Nilai ini dapat dikorelasikan dengan struktur geologi Gunung Guntur yang merupakan suatu kawasan dengan sesar aktif disekitarnya. Analisis hiposenter menunjukkan kedalaman sumber gempa berkisar antara 0.3 km – 5 km arah barat yang merupakan kawah Gunung Guntur. Serta kedalaman gempa tektonik antara 9 km – 92 km dengan sebaran yang acak.

Kata kunci : Gunung Guntur, Gempa Vulkanik, Gempa tektonik, frekuensi, hiposenter.



ABSTRACT

A seismicity studies has been done on Guntur volcano using seismic data record from Januari 2013 to March 2013. Spectrum analysis and hypocenter analysis method were used in this study. Spectrum analysis was used to determine the domain frequency, and hypocenter analysis was used to know the depth of earthquake source. The signal were obtained from 4 seismic stations. Which were Citiis, Masigit, Kabuyutan and Sodong station. The signal were selected to get th event.

Based on the spectrum analisys of volcanic earthquake, the frequency ranged from 3.03 Hz to 9.81 Hz. This frequency can be correlated with geological structure surrounding of Guntur Volcano, which is the faults in West Java. The hypocenter distribution of volcanic earthquake around Guntur Volcano is between 0.3 km and 5 km under the crater, and the hypocenter distribution of tectonical earthquake around Guntur volcano ranged from 8 km to 92 km.

Keyword : Guntur volcano, volcanic earthquake, tectonic, frequency, hypocenter



KATA PENGANTAR

Assalamuallaikum Wr.Wb,

Bismillahirrahmanirrahim, Alhamdulillahi robbil 'alamin, segala puji dan syukur kepada Allah SWT Tuhan semesta alam. Atas rahmat dan hidayah-Nya, sehingga penulis dapat menyelesaikan skripsi dengan judul ANALISIS AKTIVITAS SEISMIK GUNUNG GUNTUR GARUT JAWA BARAT BERDASARKAN SPEKTRUM FREKUENSI DAN SEBARAN HIPOSENTER BULAN JANUARI – MARET 2013 sebagai jalan untuk menyelesaikan pendidikan S-1 di Jurusan Fisika, Fakultas MIPA, Universitas Brawijaya.

Pada kesempatan yang terbatas ini, penulis ingin menyampaikan ucapan terima kasih kepada :

- Allah SWT (Sang Maha pengatur segalanya yang selalu memberikan rencana yang terbaik) atas segala kesempatan, kesehatan, dan rezeki-Nya sehingga penulis bisa menyelesaikan Skripsi dengan baik
- Kedua Orangtuaku tercinta (Bapak Subakhtiar dan Ibu Irawati) dan adikku, Indra Wahyu Setiawan dan seluruh keluarga besar yang senantiasa mendoakan dan mendukung penulis.
- Bapak Adi Susilo, Ph.D selaku Ketua Jurusan Fisika dan sebagai pembimbing akademik penulis yang telah meluangkan waktunya dan memberikan perhatian serta arahan selama menempuh pendidikan S-1.
- 4. Ibu Hetty Triastuty selaku pembimbing II di Pusat Vulkanologi dan Mitigasi Bencana Geologi (PVMBG), Bandung. Terimakasi untuk arahan dan bimbingannya. Terimakasi untuk meluangkan waktu membimbing penulis selama melakukan penelitian di PVMBG.
- 5. Seluruh Staff di PVMBG, khususnya Pak Alux, Pak Hendra, Bapak dan Ibu perpustakaan yang telah membantu penulis.

- 6. Teman seperjuangan, Sasmita, Wella, Yoppie . Terimakasih untuk waktu, dukungan, pengalaman, dan kesabaran kalian.
- 7. Keluarga Besar FIsika 2009, Vidho (*terimakasih bantuannya*), Dyah, Cemot, Delfi, Agus Salim, Dahlia, Vio, Binti, Intan, Rio, Nurul, Devita, Atok, Dayadi, Robby, Soufi, Firman, Hasib, Kevin, Yesika,Nella, Ratih, Ibnu, Muslih, Ali, Sofyan, Eko, Zar, Yunita, Chum, Iin, Ella, Yunia, Fera, Nia, Cwi, Vivin, Umi, Rouf, Husein, Mareta, Ade, Miar, Tika, Yunia, Silvi, Tia, Hilman, Randy, Momo. Terimakasih untuk semua usaha kalian yang mengagumkan itu.
- 8. Mas Wisnu untuk do'a, kesabaran, hiburan dan dukungannya.
- 9. Saudaraku Dora, Geng Konoha, spesial BTT (Alam, Devi, Icha, Hanun, Reny dan Dina) yang selalu menghibur penulis saat stress, terimakasi hiburan, serta semangat kalian.
- 10.Seluruh mahasiswa dan alumni Fisika UB, terutama angkatan 2009. Kalian adalah teman-teman terbaik yang pernah penulis miliki.
- 11.Semua pihak yang telah membantu, sedikit atau banyak, sengaja atau tidak sengaja, masing-masing punya peran dalam penulisan karya ini, walau tidak dapat penulis sebutkan satu persatu.

Tak ada yang sempurna di dunia ini. Demikian pula dengan penulisan Tugas Akhir yang penulis yakin masih sangat jauh dari kesempurnaan. Sehingga penulis mengharapkan kritik dan saran yang membangun. Semoga penelitian ini bermanfaat bagi kira semua. Amin.

Wassalamu'alaikum Wr. Wb.

Malang, April 2014

Penulis

DAFTAR ISI

LEMBAR F	PENGESAHAN TUGAS AKHIR	iii
LEMBAR PERNYATAANv		
ABSTRAK	EITAS BRAN	vii
ABSTRACT		
KATA PENGANTARxi		
DAFTAR ISIxiii		xiii
DAFTAR C	GAMBAR	xv
DAFTAR T	ABEL	xvi
DAFTAR L	AMPIRAN	xvii
BAB I PEN	DAHULUAN	1
1.1.	Latar Belakang	1
1.2.	Perumusan Masalah	2
1.3.	Batasan Masalah	3
1.4.	Tujuan Penelitian	3
1.5.	Manfaat Penelitian	3
BAB II TIN	IJAUAN PUSTAKA	5
2.1.	Kondisi Geologi Gunung Guntur	5
2.2.	Sejarah Aktivitas Gunung Guntur	7
2.3.	Gelombang Seismik	9
2.4.	Gunungapi	13
2.5.	Gempa Gunungapi	14
2.6.	Penentuan Spektrum Frekuensi	6
2.7.	Penentuan Hiposenter	17

4

BAB III METODE PENELITIAN21		
3.1.	Waktu dan Tempat Penelitian21	
3.2.	Rancangan Penelitian21	
3.3.	Materi Penelitian21	
3.4.	Langkah Penelitian22	
3.4.1.	Seleksi Data23	
3.4.2.	Analisis Hiposenter25	
3.4.3.	Analisis Spektrum frekuensi29	
BAB IV HASIL DAN PEMBAHASAN		
4.1.	Data Penelitian	
4.2.	Hasil Spektrum vulkanik Gunung Guntur32	
4.2.	Hasil Penentuan Hiposenter	
BAB V PENUTUP		
5.1.	Kesimpulan	
5.2.	Saran	
DAFTAR PUSTAKA		



DAFTAR GAMBAR

Gambar 1.1 Sebaran Gunungapi di Indonesia(Faniza, 2013) 1
Gambar 2.1 Penampang Gunung Guntur menggunakan Global
Mapper8
Gambar 2.2 Gunung Guntur - Jawa Barat
(republika.com)
Gambar 2.3 Peta Mitigasi Bencana Gunung Guntur – Jawa Barat
dimana skala tidak sesuai dengan gambar
(Hadisantono.dkk, 2003)7
Gambar 2.4 Ilustrasi penjalaran gelombang P (Afnimar, 2009) 10
Gambar 2.5 Ilustrasi penjalaran gelombang S (Afnimar, 2009)11
Gambar 2.6 Ilustrasi penjalaran gelombang Rayleigh (Afnimar,
2009)
Gambar 2.7 Ilustrasi penjalaran gelombang Love (Afnimar, 2009)12
Gambar 2.8 Gempa Vulkanik A (Nugraha, 2009)14
Gambar 2.9 Gempa Vulkanik B (Nugraha, 2009)14
Gambar 2.10 Gempa Letusan (Nugraha, 2009)
Gambar 2.11 Gempa tremor vulkanik (Nugraha,2009)15
Gambar 2.12 Ilustrasi dari klasifikasi gempa gunungapi menurut
Minakami (Zobrin, 2003)16
Gambar 2.13 Ilustrasi penentuan hiposenter
Gambar 3.1 Diagram Alir Penelitian
Gambar 3.2 Posisi stasiun seismik Gunung Guntur24
Gambar 3.3 Sinyal gempa pada 6 Maret 2013 pukul 22.29 WIB 24
Gambar 3.4 Sinyal gempa 4 stasiun pada tanggal 6 Maret 2013
pukul 22.29 WIB25
Gambar 3.5 Koordinat stasiun pada software GAD26
Gambar 3.6 Kecepatan gelombang P dan gelombang S pada
software GAD26
Gambar 3.5 Koordinat stasiun pada software GAD26
Gambar 3.7 Penentuan waktu tiba gelombang P pada stasiun Citiis
tanggal 23 Maret 2013 pukul 00.36 WIB27
Gambar 3.8 Penentuan waktu tiba gelombang S pada stasiun Citiis
tanggal 23 Maret 2013 pukul 00.36 WIB27
Gambar 3.9 Waktu tiba gelombang P dan gelombang S pada
software GAD28
Gambar 3.10 Hasil pengolahan software GAD28
Gambar 3.11a) Sinyal asli yang telah di filter menggunakan band
pass filter, (b) spektrum frekuensi

XV

r V

Gambar 3.1 Grafik jumlah gempa Gunung Guntur pada Januari –
Maret 2013
Gambar 4.2 Gambar spektrum frekuensi stasiun Citiis Gunung
Guntur pada 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB33
Gambar 4.3 Gambar spektrum frekuensi stasiun Citiis Gunung
Guntur pada 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB33
Gambar 4.4 Spektrum frekuensi aktivitas vulkanik Gunung Guntur
pada 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB34
Gambar 4.5 Spektrum frekuensi aktivitas vulkanik Gunung Guntur
pada 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB dengan
pemotongan data 102437
Gambar 4.6 Spektrum frekuensi aktivitas vulkanik Gunung Guntur
pada 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB dengan
pemotongan data 4096
Gambar 4.7 S Spektrum frekuensi aktivitas vulkanik Gunung
Guntur pada 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB dengan
pemotongan data 1024
Gambar 4.8 Spektrum frekuensi aktivitas vulkanik Gunung Guntur
pada 23 Maret 2013 pukul 00.36 WIB dengan
pemotongan data 4096
Gambar 4.9 Penyebaran Episenter
Gambar 4.10 Penyebaran hiposenter pada proyeksi Barat-Timur42
Gambar 4.11 Penyebaran hiposenter pada proyeksi Selatan-Utara



4

DAFTAR TABEL

DAFTAR LAMPIRAN

Lampiran A Hasil Result GAD	
Lampiran B Hasil analisis hiposenter	57
Lampiran C Hasil Global Mapper	59
Lampiran D Hasil analisis spektral frekuensi	60
TAS PD	
asind br	
En	

BAB I

PENDAHULUAN

1.1 Latar Belakang

Indonesia merupakan negara yang memiliki gunungapi terbanyak di dunia. Kurang lebih 129 gunungapi aktif tersebar di wilayah Indonesia. Atau sekitar 15% gunungapi di dunia tersebar di wilayah Indonesia. Gambar 1.1 menunjukkan sebaran gunungapi aktif di wilayah Indonesia. Banyaknya gunungapi aktif di Indonesia disebabkan karena Indonesia merupakan negara kepulauan yang berada pada daerah lingkaran gunungapi (*ring of fire*).

Indonesia merupakan negara yang rawan terjadi bencana alam. Berdasarkan kondisi geologi yang menempatkan Indonesia dalam lingkaran api, bencana alam yang kerap kali mengancam adalah gunung meletus. Sehingga diperlukan pemantauan-pemantauan secara teratur terhadap aktivitas gunungapi di Indonesia.



Gambar 1.1 Sebaran Gunungapi di Indonesia (Faniza, 2013)

Pemantauan terhadap gunungapi aktif di Indonesia dilakukan oleh badan Pusat Vulkanologi dan Mitigasi Bencana Geologi (PVMBG) Bandung. Pemantauan ini dilakukan dengan mengfokuskan penelitian pada aktivitas gunungapi yang meliputi rekaman seismik dari gunungapi yang dipantau.

Salah satu gunungapi aktif di Indonesia adalah Gunung Guntur. Tubuh Gunung Guntur terbentuk dari hasil erupsi eksplosif dan erupsi eksplosif yang berupa aliran lava yang saling menindih (Dana, 2009). Berdasarkan sejarah, Gunung Guntur belum memperlihatkan adanya aktivitas-aktivitas seismik yang tinggi semenjak letusan terakhir pada tahun 1864. Namun pada awal tahun 2013 Gunungapi Guntur menunjukkan peningkatan aktivitas yang menaikkan statusnya sebesar satu tingkat.

Pada studi ini akan dipelajari karakteristik dari aktivitas seismik Gunung Guntur terkait dengan aktivitas bulan Januari 2013 hingga Maret 2013. Data yang digunakan merupakan rekaman seismik digital Gunung Guntur bulan Januari – Maret 2013 yang didapatkan dari PVMBG. Metode ini menggunakan sensor seismometer yang telah dipasang secara permanen disekitar Gunung Guntur. Sinyal yang direkam seismometer berisi informasi waktu tiba gelombang P dan waktu tiba gelombang S. Informasi ini diolah lebih lanjut sehingga didapatkan informasi baru berupa frekuensi dan sebaran hiposenter, sehingga dapat diketahui karakteristik dari gunungapi tersebut.

Penelitian kegempaan di Gunung Guntur belum banyak dilakukan, sehingga hal tersebut menarik penulis untuk melakukan penelitian ini. Dengan adanya penelitian ini diharapkan dapat menambah informasi mengenai aktivitas Gunung Guntur sehubungan dengan waktu istirahat Gunung Guntur yang cukup lama. Selain itu dapat menambah khasanah keilmuan terhadap perilaku gunung api.

1.2 Perumusan Masalah

Masalah yang diangkat dalam penelitian ini yaitu meliputi,

- 1. Bagaimana sebaran hiposenter dari aktivitas seismik gunung guntur pada Januari Maret 2013?
- 2. Bagaimana karakteristik gempa vulkanik Gunung Guntur pada bulan Januari Maret 2013 ?

1.3 Batasan Masalah

Cakupan permasalahan yang akan dibahas dalam studi ini adalah

- 1. Aktivitas gempabumi yang dipelajari adalah aktivitas gempabumi gunung Guntur bulan Januari 2013 hingga Maret 2013
- 2. Pengolahan data yang dilakukan meliputi analisis hiposenter dan spectrum frekuensi
- 3. Gempa vulkanik yang digunakan dalam spektrum analisis meliputi gempa vulkanik A dan gempa vulkanik B.

1.4 Tujuan masalah

Penelitian ini bertujuan untuk mempelajari karakteristik gunungapi Guntur

- 1. Menentukan karakteristik Gunung Guntur berdasarkan analisis spektrum frekuensinya.
- 2. Menentukan sebaran hiposenter pada aktivitas vulkanik Gunung Guntur pada bulan Januari 2013 hingga Maret 2013.

1.5 Manfaat Penelitian

Manfaat penelitian ini adalah memberikan informasi tentang aktivitas Gunung Guntur, serta menambah khasanah pengetahuan untuk mengetahui perilaku gunungapi.



ERSITAS BRAWIU

Halaman ini sengaja dikosongkan

BAB II

TINJAUAN PUSTAKA

2.1 Kondisi Geologi Gunung Guntur

Gunung Guntur adalah salah satu gunungapi aktif di wilayah Barat di Indonesia. Terletak di kabupaten Garut-Jawa Barat. Gunung Guntur merupakan daerah subur sehingga terdapat banyak kawasan pertanian dan pemukiman penduduk yang tersebar di lereng gunungapi Guntur.

Berdasarkan letak geografis, Gunung Guntur terletak pada 07⁰ 08'30.20" LS 107⁰ 25.69' BT. Gambar 2.1 menunjukkan penampangan Gunung Guntur dengan menggunakan software Global Mapper 8 . Gunung Guntur merupakan gunungapi aktif tipe A, yang terdapat dalam suatu kelompok gunungapi yang disebut Komplek Gunungapi Guntur.



Gambar 2.1 Penampang Gunung Guntur menggunakan Global Mapper8



Gambar 2.2 Gunung Guntur – Jawa Barat (www.republika.com)

Hasil erupsi eksplosif dan efusif merupakan komponen pembangun tubuh dari Gunung Guntur. Hasil erupsinya sebagian besar berupa aliran lava yang masih segar dan saling menindih. Sehingga Gunung Guntur dapat diklasifikasikan dalam gunungapi lapis atau strato vulkanik (Dana, 2009).

Dari kelompok besar Gunung Guntur terdapat dua buah kaldera, yaitu kaldera Pangkalan dan kaldera Gandapura. Kaldera pangkalan terletak di sebelah barat, sedangkan kaldera Gandapura terletak di sebelah timur. Di antara kedua kaldera ini tebentuk rekahan memanjang dan membentuk kerucut-kerucut gunungapi (Meriyani,2011). Kerucut-kerucut gunungapi tersebut antara lain Gunung Batususun, Gunung Agung, dan Gunung Picung dibagian utara. Terdapat Gunung Masigit , Gunung Geulis, Gunung Sangiangburuan, Gunung Parupuyan dan Kabuyutan yang berbaris dari Baratlaut – Tenggara terhadap gunung Guntur (Kartijoso, 1991).

Seperti namanya, ketika meletus gunungapi Guntur memiliki suara yang keras seperti suara guntur. Selain itu gunungapi Guntur juga memiliki nama *Thunder Mountain*.



Gambar 2.3 Peta Mitigasi Gunung Guntur – Jawa Barat (Hadisantono dkk, 2003)

2.2 Sejarah Aktivitas Gunung Guntur

Sejarah letusan gunung Guntur didominasi antara tahun 1800 – 1900. Di mana letusan terjadi dalam tempo pendek dan didominasi oleh erupsi abu vulkanik. Selain itu terdapat aliran lava yang mencapai lembah diatas cipanas. Aliran lava di Gunung Guntur disebut *lava boot*, hal ini karena aliran lava terlihat menyerupai sepatu juga dilihat dari jauh (Dana, 2009). Urutan terjadinya erupsi gunungapi Guntur yang tercatat dalam sejarah ditunjukkan pada tabel berikut ini :

Tahun	Keterangan	
1690	Terjadi letusan yang mengakibatkan kerusaka	
	yang cukup besar di sekitar gunung dan terdapat	
	banyak korban jiwa	
1770	Terjadi aktivitas. (tidak ada keterangan lebih	
	lanjut)	
1777	Terjadi letusan. Tidak ada keterangan lebih	
	lanjut. (Rader macker dan Hoogendrop, 1825,	
	p.18)	
1780	Terjadi letusan dengan aliran lava pijar (Sapper)	
1800	Terjadi letusan eksplosif pada tengah kawah ,	
	dengan aliran lava pijar.	
1803	Letusan terjadi pada 3 - 15 April pada pusat	
	kawah. Bahan letusan terutama gas dan abu	
	gunungapi. Abu gunungapi terbawa angin	
	hingga Betawi	
1807	Terjadi letusan pada 1-6 September	
1809	Terjadi letusan pada 9 Mei	
1815	Terjadi letusan pada 15 Agustus di pusat kawah	
1816	Terjadi letusan pada 21 September	
1818	Terjadi letusan pada 21-24 Oktober. Dengan	
	puncak erupsi pada 21- 22 September. Hasil	
	erupsi utama letusan gas, abu gunungapi,	
	semburan lava pijar disekitar gunung. Tanggal	
	23-24 September terjadi letusan lemah dengan	
	hasil erupsi asap tebal.	
1825	Terjadi letusan pada 14 Juni. Mengakibatkan	
	kebakaran hutan	
1828	Terjadi letusan pada 15 Mei dan 8 Juli	
1829	Terjadi letusan yang mengakibatkan kerusakan	
NP.	pada beberapa desa dan menelan korban jiwa	

1832	Terjadi letusan pada 16 Januari dan 8-13	
V.M.	Agustus	
1833	Terjadi letusan pada 1 September	
1834	Terjadi letusan pada bulan Desember	
1840	Tanggal 24 Mei pukul 02.30 tampak tiang asap	
	dan api muncul dari kawah. Disusul aliran lava	
	pijar menuju cipanas. Letusan terjadi disertai	
	ledakan dahsyat menyebabkan kaca jendela di	
	Garut hancur. Lemparan bom vulkanik	
	mencapai kota Garut dan menyebabkan	
	kerusakan.	
	Korban jiwa tidak diberitakan.	
1841	Letusan pada 14 November yang mengakibatkan	
	400.000 batang pohon kopi rusak	
1843	Terjadi letusan dengan suara guntur dahsyat	
	pada 4 januari pukul 9.00. Disusul tiang asap	
	hitam tebal diatas kawah. Letusan dan abu gas	
	terjadi hingga 14.00 awan dan abu vulkanik	
	terbawa hingga Betawi, Sukabumi, Cianjur dan	
-	Bogor.	
1847	Terjadi letusan gas dan abu disertai letusan suara	
	guntur pada 16 dan 17 Desember. Abu vulkanik	
	terbawa hingga cianjur.	

Tabel 2.1 Sejarah aktivitas Gunung Guntur(Kartijoso, 1991)

Pada umumnya Gunung Guntur melakukan kegiatan erupsi memiliki tempo pendek berulang setiap 5-12 hari. Hingga tahun 2013 belum diberitakan adanya erupsi di Gunung Guntur. Sehingga perioda istirahat Gunung Guntur memiliki waktu terpanjang yaitu selama 166 tahun.

2.3 Gelombang Seismik

Gelombang merupakan gejala yang timbul adanya gangguan yang memiliki sifat menjalar atau merambat membawa energi di

dalam medium sekitarnya (Swastadi, 2009). Gelombang seismik merupakan gelombang mekanis yang muncul karena gempa bumi. Gempa bumi juga dapat timbul karena adanya sumber gelombang seismik buatan. Sumber gelombang buatan ini akan membangkitkan gangguan sesaat dan lokal yang disebut gradient tegangan (stress). Gangguan ini menyebabkan adanya osilasi kedudukan partikel, osilasi tekanan dan osilasi rapat massa. Gelombang merambat melalui medium dan merambat kesegala arah sehingga terjadi transportasi energi dari satu tempat ke tempat yang lain. Adanya variasi kecepatan dikarenakan gelombang yang merambat kesegala arah mengalami pemantulan dan pembiasan. Dan pada jarak tertentu gerakan partikel ini direkam sebagai fungsi waktu. Data inilah yang permukaan digunakan untuk analisa struktur tanah (Wellayaturomadhona, 2013).

Pada medium isotropis gelombang seismik memiliki dua tipe dengan kecepatan yang berbeda-beda. Kedua tipe tersebut antara lain:

1. Gelombang Badan

Merupakan gelombang yang menjalar dalam media elastik dan arah perambatannya ke seluruh bagian di dalam bumi. Gelombang badan terdiri dari gelombang P dan gelombang S

a. Gelombang Primer (Pressure wave)

Gelombang primer di sebut juga gelombang kompresi, gelombang ini menginduksi gerakan pertikel media dalam arah paralel terhadap arah penjalaran gelombang. Gelombang P memiliki sifat datang paling awal, dan bergerak dengan mendasarkan pada efek tekanan.



Gambar 2.4 Iustrasi penjalaran gelombang P (Afnimar, 2009)

b. Gelombang Sekunder (Shear Wave)

Gelombang S merupakan gelombang tranversal atau gelombang rotasi atau gelombang geser. Gelombang ini menyebabkan gerakan pertikel media dalam arah tangensial (Shearer, 2009). Gelombang S tidak dapat merambat di air. Terdapat dua buah tipe gelombang S yaitu *Shear Vertical (SV)*, apabila arah getar gelombang S terpolarisasi pada bidang vertikal dan *Shear Horizontal (SH)*, apabila arah getar gelombang S terpolarisasi pada bidang horizontal (Munadi, 2000).



Gambar 2.5 Ilustrasi penjalaran gelombang S (Afnimar, 2009)

2. Gelombang Permukaan

Gelombang permukaan merupakan gelombang yang merambat di permukaan dengan frekuensi rendah dan amplitudo tinggi. Frekuensi gelombang ini akan semakin melemah bila semakin masuk kedalam medium.

a. Gelombang Rayleigh

Merupakan gelombang yang terbentuk akibat interferensi gelombang pantul P dan SV. Gerak partikel yang dilewati berbentuk elips. Amplitudo gelombang ini berkurang terhadap kedalaman (Afnimar, 2009).



Gambar 2.6 Ilustrasi penjalaran gelombang Rayleigh (Afnimar, 2009)

b. Gelombang Love

Merupakan gelombang yang terbentuk akibat adanya interferensi gelombang P dan SH. Gerak partikel yang dilewati mengikuti pola elips pada bidang horizontal sementara penjalaran ke arah lateral (Munadi, 2000). Amplitudo berkurang terhadap kedalaman.



Gambar 2.7 Ilustrasi penjalaran gelombang Love (Afnimar, 2009)

2.4 Gunungapi

Indonesia merupakan negara dengan jumlah gunungapi terbanyak di dunia. Letak Indonesia yang tepat diatas batas divergen antara kerak benua (Eurasia dan Australia) dan kerak samudra (indoAustralia) menjadikan wilayah Indonesia dalam kawasan ring of fire. Gunungapi dapat terbentuk baik di daratan ataupun di dalam laut. Koesomadinata (dalam Mulyo, 2004) menjelaskan bahwa gunungapi adalah saluran yang menghubungkan suatu wadah berisi magma. Gunungapi dapat didefinisikan sebagai sistem saluran fluida panas yang memanjang dari kedalaman 10km dibawah permukaan bumi sampai kepermukaan bumi, termasuk endapan hasil akumulasi material yang dikeluarkan pada saat terjadi letusan (Wellavaturomadhona, 2013).

Teori lempeng bumi muncul pada tahun 1960. Teori ini menjelaskan bahwa bumi sebagai materi bersifat dinamik dan mengalami pergeseran secara kontinyu dari waktu ke waktu. Permukaan bumi tertutup oleh enam lempeng tektonik yang besar dan masih banyak yang kecil-kecil. Lempeng tersebut kaku dan bergerak sendiri-sendiri sebagai kesatuan yang koheren. Pergerakan lempeng seringkali menyebabkan timbulnya zona aktif pada sepanjang batas lempengnya.

a. Batas Divergensi

Terjadi apabila lempeng-lempeng bergerak saling menjauh mengakibatkan material dari selubung naik keatas membentuk lantai samudra baru. Contoh : The Great Rift Alley – Afrika Timur. dan Oceanic Ridge – Samudra Atlantik

b. Batas konvergen

Terjadi apabila lempeng-lempeng bertemu dan menyebabkan salah satu lempeng menyusup dibawah lempeng lainnya (subduksi).

c. Batas transform

Terjadi apabila lempeng tektonik bersinggungan tanpa membentuk atau merusak litosfer.

Gunungapi akan terbentuk pada zona subduksi (daerah penujaman). Pada suatu penujaman akan menghasilkan rekahan yang terbuka. Rekahan ini akan menjadi jalan keluar magma hingga mencapai permukaan bumi dan terbentuklah deretan gunungapi. Contohnya sepanjang pulau-pulau Sumatera, Jawa dan Nusa Tenggara (Saphie dkk, 2011)

2.5 Gempa Gunungapi

Gempa bumi dibedakan menjadi dua jenis, yaitu gempa tektonik dan gempa vulkanik. Gempa vulkanik terjadi di sekitar gunungapi dan menjadi pertanda keaktifan gunungapi tersebut (Perwita, 2011). Klasifikasi gempa vulkanik menurut T.Minakami dalam (Andryana, 2009) . Klasifikasi gempa gunungapi menurut Minakami dibagi menjadi empat tipe berdasarkan kedalaman sumber gempa dan kenampakan bentuk sinyal gempa. Tipe gempa tersebut antara lain :

a. Gempa gunungapi tipe A (vulkanik A / VA) memiliki kedalaman antara 1 km hingga 20 km. Tipe gempa ini muncul pada suatu gunungapi yang aktif. Penyebab dari gempa ini adalah naiknya magma ke permukaan yang disertai oleh rekahan-rekahan. Gempa gunungapi tipe ini memiliki ciri waktu tiba gelombang P dan S yang jelas. Gempa gunungapi tipe A terdiri dari dua macam. Yang pertama adalah gempa ini diakibatkan oleh tekanan dari bawah ke atas pada saat sebelum terjadi letusan. Dan yang kedua adalah gempa ini terjadi karena adanya penurunan tekanan sesudah letusan berlangsung.



Gambar 2.8 Gempa vulkanik tipe A (Nugraha, 2009)

b. Gempa gunungapi tipe B (vulkanik B / VB) memiliki kedalaman kurang dari 1km dari kawah gunungapi yang aktif. Gempa gunung api tipe B memiliki gerakan awal jelas namun waktu tiba gelombang S tidak jelas. Gempa gunungapi ini seringkali dijumpai pada gunungapi dengan tipe letusan vulkano.



Gambar 2.9 Gempa vulkanik tipe B (Nugraha, 2009)

14

c. Gempa letusan adalah gempa yang terjadi karena adanya letusan gunungapi yang bersifat eksplosif. Berdasarkan hasil pengamatan yang ada hingga saat ini gempa letusan memiliki arah gerak awal gerakan ke atas (*push up*). Hal ini menjelaskan bahwa gempa letusan ditimbulkan oleh mekanisme sumber tunggal yang positif.



Gambar 2.10 Gempa Letusan (Nugraha, 2009)

d. Tremor gunungapi adalah gempa yang terus rerjadi disekitar gunungapi. Tremor gununapi dibedakan menjadi 2, yaitu tremor harmonik dan spasmodik. Tremor harmonic adalah getaran yang terus menerus dengan frekuensi harmonic. Tremor spaspadial adalah tremor yang terbentuk karena gempa gunungapi saling bertumpukan. Tremor dapat terjadi karena adanya pergerakan magma/lava.



Gambar 2.11 Gempa Tremor vulkanik (Nugraha, 2009)



Gambar 2.12 Klasifikasi gempa vulkanik menurut T Minakami (Wellayaturomadhona,2013)

2.6 Penentuan Spektrum Frekuensi

Analisis seismik dalam seismologi menggunakan alogaritma. Tranformasi fourier merupakan metode yang digunakan dalam perubahan sinyal dari domain waktu ke domain frekuensi tanpa mengubah sifat fisisnya. Jika sinyal didefinisikan sebagai x(t) maka pasangan tranformasi fouriernya adalah

$$X(\omega) = \int_{-\infty}^{\infty} x(t) e^{-i\omega t} dt$$
 (2.1)

Dimana $X(\omega)$ dengan $\omega = 2\pi f$

Dengan x(t) adalah gelombang yang terpisah menjadi beberapa gelombang sinus, dan $X(\omega)$ adalah tranformasi fourier dari x(t) dan $i=\sqrt{-1}$. Sehingga persamaan tersebut dapat ditulis kembali

$$X(\omega) = \int_{-\infty}^{\infty} x(t) \cos(\omega t) dt - i \int_{-\infty}^{\infty} x(t) \sin(\omega t) dt$$
$$= \operatorname{Re}[X(\omega)] - i \operatorname{Im}[X(\omega)]$$
$$= |X(\omega)| e^{i\varphi(\omega)}$$
(2.2)

Dan diperoleh spektrum amplitudo

$$|X(\omega)| = \sqrt{(\operatorname{Re}[X(\omega)])^2 + (\operatorname{Im}[X(\omega)])^2}$$
(2.3)

Serta persamaan spektrum fasa

$$\varphi[\omega] = \tan^{-1} \left(-\frac{\operatorname{Im}[X(\omega)]}{\operatorname{Re}[X(\omega)]} \right)$$
(2.4)

Sedangkan invers dari tranformasi Fourier dinyatakan dalam

$$x(t) = \int_{-\infty}^{\infty} X(\omega) e^{i\omega t} d\omega$$
 (2.5)

Kedua fungsi tersebut dinyatakan sebagai pasangan tranformasi Fourier, $H(\omega) \Leftrightarrow h(t)$

Fast Fourier Transform(FFT) merupakan bentuk dari transformasi fourier untuk mendapatkan informasi frekuensi. FFT bekerja dengan cara membagi sinyal ke dalam dua bagian. Satu bagian berisi semua bilangan genap dan satu lainnya berisi semua nilai indeks ganjil. Sinyal yang terbagi selanjutnya terbagi kembali secara berulang sampai tidak dapat terbagi kembali .

2.7 Penentuan Hiposenter

Dalam penentuan lokasi gempa, baik itu hiposenter (titik di dalam bumi tempat bermulanya gempa bumi) ataupun episenter (proyeksi hiposenter pada permukaan bumi) terdapat banyak sekali metode-metode yang digunakan. Asumsi yang digunakan untuk menurunkan perumusan estimasi hiposenter adalah gelombang seismik dianggap merambat dalam lapisan homogen isotropik sehingga kecepatan gelombang konstan dalam penjalarannya. Dapat pula dikatakan bahwa apabila medium dianggap homogen dan pancaran sumber berada dalam kondisi simetri bola (sferis), maka muka gelombang (wave front) dalam penjalarannya akan berbentuk sferis dengan kecepatan konstan. Berikut ditunjukkan garis hiposenter dan episenter :



Gambar 2.13 Ilustrasi grafis penentuan hiposenter

Salah satu metode untuk menentukan hiposenter adalah dengan analisa beda waktu tiba sinyal seismik yang datang pada beberapa stasiun. Jika menggunakan banyak stasiun, perlu diketahui dahulu factor k (koefisien jarak) dari gunung. Dasar perhitungannya adalah dengan menggunakan rumus perhitungan sebagai berikut:

$$(X - X_1)^2 + (Y - Y_1)^2 + (Z - Z_1)^2 = (t_i - t_o)^2 V p^2 (t_i - t_o) V p = (S - P)_I k$$
 (2.6)

Dimana :

I	= 1,2,3,dan 4 (stasiun ke- <i>i</i>)
X, Y, Z	= koordinat sumber gempa yang tidak diketahui
(X, Y, Z)i	= koordinat stasiun seismograf
Κ	= koefisien jarak yang tidak diketahui
ti	= waktu tiba gelombang P
t_0	= saat terjadinya gempa yang tidak diketahui
Konstanta jarak (k) adalah merupakan konstanta OMORI :

$$D = \frac{Vp.Vs}{Vp-Vs}(S-P)$$
(2.7)

$$\frac{Vp.Vs}{Vp-Vs} = k \tag{2.8}$$

Dimana:

GIAJ BRA
= cepat rambat gelombang P
= cepat rambat gelombang S
= jarak hiposenter (sumber gempa)
= beda waktu tiba gelombang S dan P

Untuk memudahkan penjelasan, diumpamakan koordinat titik sumber adalah S yaitu Xi, Yi, Zi. Dan koordinat stasiun diumpamakan titik H yaitu X, Y, Z. Dengan kedua koordinat tersebut, dapat dihitung panjang garis SH atau D, yaitu :

Dan

D

$$SH^{2} = (Y - Y_{i}) + (X - X_{i})^{2}$$
$$D^{2} = SH^{2} + (Z - Z_{i})^{2}$$
$$^{2} = (X - X_{i})^{2} + (Y - Y_{i})^{2} + (Z - Z_{i})^{2}$$
(2.9)

Dengan contoh penurunan rumus diatas, bila digunakan untuk kasus 4 stasiun seismograph, didapat 4 rumusan pula, sebagai berikut:

$$D_{1} = (X - X_{1})^{2} + (Y - Y_{1})^{2} + (Z - Z_{1})^{2}$$

$$D_{2} = (X - X_{2})^{2} + (Y - Y_{2})^{2} + (Z - Z_{2})^{2}$$

$$D_{3} = (X - X_{3})^{2} + (Y - Y_{3})^{2} + (Z - Z_{3})^{2}$$

$$D_{4} = (X - X_{4})^{2} + (Y - Y_{4})^{2} + (Z - Z_{4})^{2}$$
(2.10)

Analisa dengan cara diatas memerlukan ketelitian pembacaan beda waktu tiba antara gelombang P dan S, atau lebih dikenal dengan istilah (S-P) (Siswowidjoyo, 1981).

U.

Halaman ini sengaja dikosongkan

BAB III METODE PENELITIAN

3.1 Waktu dan tempat pelaksanaan

Penelitian dilaksanakan selama bulan April 2013 – Desember 2013 di sub-Bidang Pengamatan Gunungapi, Pusat Vulkanologi dan Mitigasi Bencana Geologi (PVMBG), Jl. Diponogoro 50 Bandung, Jawa Barat dan di Jurusan Fisika Universitas Brawijaya, Malang. Daerah Penelitian adalah Gunung Guntur, Kabupaten Garut, Jawa Barat.

3.2 Rancangan Penelitian

Penelitian dilakukan dengan analisis data sekunder yang didapatkan dari Pusat Vulkanologi dan Mitigasi Bencana Geologi (PVMBG) Bandung. Data yang digunakan merupakan data seismik digital hasil rekaman (seismogram) bulan Januari – Maret 2013 untuk Gunung Guntur. Dari data yang didapatkan dilakukan pengolahan data dan analisa nilai frekuensi , waktu tiba gelombang P ,waktu tiba gelombang S dan penyebaran hiposenternya.

3.3 Materi Penelitian

Materi yang berupa data dan alat pengolah data yang digunakan dalam penelitian antara lain :

- 1. Rekaman seismik digital gempa Gunungapi Guntur pada Bulan Januari hingga Maret 2013
- 2. Perangkat lunak yang digunakan dalam penelitian berdasarkan kegunaannya dalam pengolahan data diantaranya:
 - a. SR900 LS7 WVE untuk pembacaan rekaman sinyal digital
 - b. *Global Mapper 8* untuk penentuan koordinat puncak, dan penentuan kontur.
 - c. *GAD* (*Geiger's method with Adaptive Damping*) untuk penentuan hiposenter gempa.
 - d. *Origin 7.0* untuk pembuatan peta kontur gunungapi Guntur dan sebaran event gempa. Digunakan pula pada pembuatan kedalaman gempa serta penentuan spectrum frekuensi.

e. Microsoft Excel untuk perhitungan serta ploting data

3.4 Langkah penelitian

Penelitian menggunakan pengolahan data seismik dan didapatkan interpretasi mengenai kegiatan gempa di gunungapi Guntur. Secara umum langkah yang dilakukan dapat dilihat pada gambar



Gambar 3.1 Diagram Alir Penelitian

3.4.1 Seleksi Data

Seleksi data merupakan tahap awal dalam pengolahan data. Seleksi data digunakan untuk memilih data hasil rekaman sinyal seismik Gunung Guntur Jawa Barat. Sehingga dapat dibedakan antara gempa vulkanik dan gempa tektonik yang ada di Gunung Guntur – Jawa Barat.

Seleksi dilakukan pada data Gunung Guntur bulan Januari – Maret 2013 menggunakan 4 stasiun dari 7 stasiun yang ada. Pada proses seleksi stasiun yang digunakan ada yang berubah. Hal ini dikarenakan ada stasiun yang rusak. Koordinat stasiun ditunjukkan pada tabel 3.1 dibawah ini :

		Posisi Geografis			
Channel Stasiun		Latitude	Longitude	Latitude (m)	
000	Citiis	7 ^o 09'10.32"S	107 ^o 51'33.06"N	1450	
001	Kiamis	7 ⁰ 11'54.9"S	107 ⁰ 45'1.38"N	1650	
003	Masigit	7 ^o 08'56.72"S	107 ⁰ 50'28.84"N	2190	
004	Papandayan	7 ⁰ 18'07.19"S	107 ^o 43'04.43"N	2070	
005	Sodong	7 ^o 09'42.04"S	107 ⁰ 50'44.06''N	1582	
006	LegokPulus	7 ^o 10'.31.15"S	107 ⁰ 48'54.12"N	1400	
009	LGP (Z)				
00A	LGP (E)				
007	Kabuyutan	7 ^o 09'15.30"S	107 ^o 50'53.32"N	1930	



Gambar 3.2 Posisi stasiun seismik Gunung Guntur

Gambar 3.2 menunjukkan lokasi dari stasiun yang ada di Gunung Guntur. Simbol kotak berwarna merah merupakan tempat dimana seismometer diletakkan. Pembacaan data seismik menggunakan software SR900 LS7 WVE. Semua data yang diolah merupakan data digital. Software ini membaca rekaman gempa selama satu menit dalam satu jendela.

🔁 LS7_WVE	13030622.29						• ×
File View	Others Hel	p					
< #0 03/	06 22:29:00.000	[6000 c	lata = 59	9.990s]	#5999 0	13/06 22:2	9:59.990 >>
0000h	29m10	29m20	129m30		վավն	. 29m50	247176
							-261558
, 100.1 b			distant of the local distance of the local d	-			49929
00005		T					-27000
UUUuan			-		· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·		322040
Q 0004b		, Marca					#19770
- 000411	and the second sec		de la barre de	and the second second			115100
0005h	a production of the	البدار العربي	a maria				398121
€.		and a solar	exterior en la	¢ fil diseiteriter	****		-302153
0006h		د فا أفاريد.					1684875.0
		1010	1.0				-1483819.0
▲ 0007h		الحالي المعالي	States has	ويعاديه إنجاده			559261
_		Rhout,	1.1				-372454
UUUUSh							/2532
- 0000h			off control				-100000
	and an	and an a state of the second state of the seco	والمتوجر والمطيل	مي <i>دينا و</i> ربيم	التارينان المحمي	الالاد المكادر والم	
Ch loosot			A 1	0	~		000200
on juuuuh			Ξ L	d,	×	A	<u> </u>
					Y: -2615	58 ~ 2471	76

Gambar 3.3 Sinyal gempa pada 6 Maret 2013 pukul 22.29 WIB

Data kejadian gempa yang diperoleh dari rekaman di stasiun seismik, ditampilkan oleh software SR900 LS7 WVE. Nama file menunjukkan waktu kejadian gempa yang berurutan tahun, bulan, tanggal, jam dan menit. Pada Gambar 3.3 merupakan tampilan rekaman dari 7 stasiun yang telah dipasang disekitar Gunung Guntur. Terdapat stasiun dengan kode 000h, 0001h, 0004h, 0005h, 0006h, 0007h, 0008h. Sedangkan tampilan data yang dianalisa hanya dari 4 stasiun pada channel 000h (citiis), 0003h (kiamis), 0005h (sodong) dan 0007h (kabuyutan). Tampilan pada LS7 WVE pada 4 stasiun ditunjukkan gambar 3.4 di bawah ini



Gambar 3.4 Sinyal gempa 4 stasiun pada 6 Maret 2013 pukul 22.29 WIB

3.4.2 Analisa Hiposenter

Berdasarkan sinyal seismik yang telah diseleksi dengan menggunakan software LS7 WVE dapat dilakukan penentuan waktu tiba gelombang P dan gelombang S. Penentuan waktu tiba ini digunakan untuk mendapatkan nilai hiposenter. Data-data yang dibutuhkan dalam penentuan hiposenter antara lain :

1. Koordinat stasiun

Station.dat merupakan data yang digunakan untuk koordinat stasiun pengamatan. Data ini terdiri dari 3 kolom yaitu x , y dan elevasi (ketinggian) dalam satuan km. Baris pertama

menunjukkan jumlah stasiun pengamatan. Keterangan tersebut dapat dilihat pada gambar 3.5 dibawah ini,

St.	ation -	Notepad	1.1.1.2.1.1	4.56.69.4		x
File	Edit	Format	View Help			
4					(12)	~
CTS		-1.436	2.082	-1.515	(a3,1x,3f10.3)	
MSG		-1.013	2.083	-2.025		
KBY		-1.581	0.459	-1.970		
SDN		-2.416	0.092	-1.533		
						-



2. Kecepatan

Velocity.dat merupakan data kecepatan gelombang P dan gelombang S yang merambat disekitar Gunung Guntur. Baris pertama menunjukkan banyaknya lapisan. Baris kedua menunjukkan Z *coordinate of discontinuity*, namun pada penerapan jalannya program tidak digunakan. Baris ketiga menunjukkan nilai kecepatan gelombang P, serta baris keempat menunjukkan nilai kecepatan gelombang S. keterangan tersebut dapat ditunjukkan pada gambar 3.6 dibawah ini,

Velocity - Notepad				x
File Edit Format Vi	ew Help			
hzLayer : zLayer : VpL(nzLayer+1): VsL(nzLayer+1):	2 0.0 2.8 1.556	3.9 2.167	(15x,i4) (15x,5f8.3) (15x,6f8.3) (15x,6f8.3)	* III +
Combon 3	K Voor		alombang D	dan

gelombang S pada *software* GAD

 Data waktu tiba gelombang P dan gelombang S Waktu tiba gelombang P dan gelombang S didapatkan dari analisis seismogram, dengan menentukan waktu tiba pada masing-masing gelombang disetiap stasiun pengamatan.



Gambar 3.8 Penentuan waktu tiba gelombang S pada stasiun Citiis tanggal 23 Maret 2013 pukul 00.36 WIB

Gambar 3.7 dan gambar 3.8 merupakan langkah penentuan gelombang P dan gelombang S pada 23 Maret 2013 distasiun Citiis. Penentuan waktu tiba menggunakan software LS7 WVE dengan cara manual. Waktu tiba gelombang P didapat pada detik ke 10,420. Dan pada gelombang S didapat pada detik ke 11,100. Nilai waktu tiba gelombang P dan gelombang S kemudian dianalisis dengan menggunakan software GAD. Nilai waktu tiba ini dimasukkan dalam file Arrival.dat.

Arrival.dat merupakan file *input* pada *software* GAD yang berisi data kejadian gempa. Data tersebut antara lain waktu terjadinya gempa, stasiun dan waktu tiba gelombang P serta waktu tiba gelombang S.

Arrival - Notepad	
File Edit Format View H	elp
1303230036,CT5,10.410 1303230036,M5G,10.570 1303230036,KBY,10.690 1303230036,SDN,10.340	,+,I,11.190,I ,+,I,11.370,I ,+,I,11.650,I ,-,I,11.460,I
99999999999	

Gambar 3.9 Waktu tiba gelombang P dan gelombang S pada *software* GAD

Setelah data yang dibutuhkan lengkap, selanjutnya adalah menjalankan program GAD. Hasil yang didapat adalah koordinat hiposenter gempa.

4. Koordinat Hiposenter

Result.dat adalah data yang berisi koordinat hiposenter dari gempa. Koordinat ini berada pada baris *Focal element*. Hasil result.dat dapat dilihat pada gambar 3.10 dibawah ini :

File Edit	Format Vi	ew Help)		
hst : Station CTS MSG KBY SDN nZLayer: ZLayer : Vp : Vs :	4 -1.436 -1.013 -1.581 -2.416 2 .000 2.800 1.556	2.082 2.083 .459 .092 3.9 2.1	-1.515 -2.025 -1.970 -1.533 000 67		
Hypocent Date 1 Foc X Y Z T Travel	er 3 3 23 al Elemer -4.222 2.699 -1.269 9.345 time resi	Time it Pr dual r	0:36 obable E .245 .198 .784 .096 ms= .076	irror	F
ST CTS MSG KBY SDN CTS MSG KBY SDN	P 10.410 10.570 10.690 10.340 1 1 1 1	5 1.190 1.370 1.650 1.460	Cal 10.368 10.543 10.607 10.482 11.186 11.500 11.616 11.390	(obs-cal) .042 .027 .083 142 .004 130 .034 .070	

Gambar 3.10 Hasil pengolahan software GAD

3.4.3 Analisis Spektrum Frekuensi

Analisis spektrum frekuensi dilakukan untuk mengetahui nilai frekuensi dari sinyal vulkanik yang telah diseleksi sebelumnya. Analisis spektrum frekuensi dilakukan dengan menggunakan software Origin 7.0 yang mengacu pada penggunaan Fast Fourier Transform (FFT). Data gempa disimpan dalam bentuk ASCII dengan menggunakan software LS7 WVE. Kemudian di import ke worksheet dalam software origin 7.0. Untuk menampilkan gelombang seismik dalam origin, dapat menggunakan plot dan pilih line. Dalam analisis spektrum frekuensi terdapat rangkaian proses untuk mendapatkan frekuensi dari sinyal vulkanik. Antara lain pemotongan data, pemfilteran dan aplikasi FFT.

Pemotongan data memiliki kaidah yang harus dipatuhi yaitu sampling data harus bernilai 2ⁿ, dimana n adalah waktu (dalam sekon) yang menunjukkan panjangnya data yang akan dipotong. Pada penelitian ini menggunakan sampling data 1024.

Proses pemfilteran data dilakukan setelah data dipotong. Proses filter ini menggunakan *band pass filter*. Pemfilteran dengan menggunakan *band pass filter* bertujuan untuk menimalkan efek noise berfrekuensi rendah ataupun noise berfrekuensi tinggi. Range frekuensi yang digunakan dalam pemfilteran adalah 0.05Hz sampai 30Hz.



Gambar 3.11 (a) Sinyal asli yang telah di filter menggunakan *band pass filter*, (b) spektrum frekuensi

BAB IV HASIL DAN PEMBAHASAN

4.1 Data Penelitian

Pada penelitian seismisitas Gunung Guntur ini terdapat variable – variable pengamatan yang harus diketahui. Variabel tersebut adalah frekuensi dan hiposenter. Untuk mendapatkan parameter yang dibutuhkan diperlukan pemilihan data yang bagus, dimana data harus terekam secara jelas pada stasiun pengamatan. Selain itu gelombang P dan gelombang S harus dapat dibedakan. Untuk itu dapat dilakukan analisa lanjutan dalam penentuan frekuensi dominannya dalam analisis spektrum frekuensi. Dibawah ini adalah grafik seismisitas Gunung Guntur pada bulan Januari – Maret 2013





Selama bulan Januari hingga Maret 2014 tercatat 537 kejadian gempa dengan 193 diantaranya adalah gempa vulkanik. Gunung Guntur merupakan salah satu gunungapi aktif di Indonesia yang aktivitasnya banyak dipengaruhi oleh peristiwa – peristiwa tektonik di sekitarnya. Mengingat bahwa Gunung Guntur terletak di kawasan subduksi lempeng tektonik Eurasia dengan lempeng tektonik IndoAustralia.

Aktivitas vulkanik yang terjadi di Gunung Guntur tidak terlalu tinggi apabila dibandingkan dengan aktivitas tektonik disekitar Gunung Guntur. Analisis dilakukan dengan pengkajian spektrum frekuensi dan hiposenter. Dalam analisis hiposenter terhadap aktivitas Gunung Guntur dilakukan terhadap aktivitas vulkanik dan aktivitas tektonik Gunung Guntur. Untuk analisis spektrum frekuensi dilakukan seleksi terhadap gempa vulkanik. Proses seleksi menggunakan LS7_WVE, dan diperoleh data sebagai berikut :

Tanggal	waktu	Tanggal	Waktu
1 Januari	07.12	2 Febuari	03.46
1 Januari	09.42	2 Febuari	18.55
2 Januari	21.59	3 Febuari	13.13
8 Januari	20.09	4 Febuari	45.53
10 Januari	10.49	5 Maret	15.08
30 Januari	12.04	5 Maret	16.21
31 Januari	02.36	13 Maret	00.38
31 Januari	12.05	13 Maret	19.54
1 Febuari	03.02	14 Maret	00.00
1 Febuari	21.33	16 Maret	08.11
2 Febuari	06.03	16 Maret	22.06

Tabel 4.1 Data hasil seleksi gempa Gunung Guntur

4.2 Hasil Spektrum Vulkanik Gunung Guntur

Berdasarkan pengolahan spektrum frekuensi yang dilakukan pada rekaman sinyal seismik gempa Gunung Guntur didapatkan nilai frekuensi dominan. Nilai frekuensi dominan tersebut relatif sama pada setiap stasiun seismik. Rekaman sinyal seismik yang didapat berada dalam domain waktu. Sinyal seismik yang berada didalam domain waktu tidak menyimpan informasi secara detail. Untuk itu diperlukan tranformasi perubahan domain waktu ke dalam domain frekuensi. Hal ini dilakukan karena informasi yang terdapat di dalam sinyal seismik yang telah dirubah dalam domain frekuensi lebih mudah proses pengkajiannya.

Di bawah ini ditunjukkan beberapa contoh hasil analisis spektrum frekuensi pada stasiun citiis :



Gambar 4.2 Gambar spektrum frekuensi stasiun Citiis Gunung Guntur pada 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB

Gambar 4.2 di atas adalah kenampakan wavefrom dari gempa vulkanik B dan spektrum vulkanik pada stasiun Citiis. Gempa terjadi pada tanggal 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB. Pemotongan data dilakukan dengan kaidah 2n sebesar 1024 data. Gambar 4.3 dan

gambar 4.4 menunjukkan kenampakan wavefrom vulkanik dan spektrum frekuensi pada 4 stasiun pengamatan.



Gambar 4.3 Wavefrom vulkanik Gunung Guntur pada 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB



Gambar 4.4 Spektrum frekuensi aktivitas vulkanik Gunung Guntur pada 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB

Gambar 4.4 di atas menunjukkan spektrum frekuensi pada 4 stasiun pengamatan. Yaitu stasiun Citiis, Masigit, Sodng dan Kabuyutan. Setiap stasiun memiliki nilai frekuensi dominan. Pada stasiun Citiis frekuensi dominannya adalah 8.28 Hz. Untuk stasiun Masigit dan stasiun Sodong memiliki nilai frekuensi dominan sebesar 5.58 Hz. Serta stasiun Kabuyutan memiliki nilai frekuensi dominan 7.89 Hz. Nilai frekuensi dominan seharusnya memiliki nilai yang sama pada setiap stasiun. Namun pada kenyataannya selalu ada perbedaan dari setiap stasiun. Perbedaan nilai ini dapat diipengaruhi oleh beberapa faktor. Salah satu faktor yang mempengaruhi adalah perbedaan jarak setiap stasiun dengan sumber gempa (hiposenter). Gelombang seismik merupakan gelombang yang merambat melalui bawah permukaan dan akan mengalami pelemahan (antenuasi gelombang) seiring dengan bertambahnya jarak tempuh gelombang seismik dari sumbernya. Efek spherical divergensi atau penyebaran energi ke segala arah akibat geometri menjadi salah satu alasan adanya antenuasi gelombang.

Pada kejadian yang sama dilakukan analisis tambahan dengan menambah jumlah data yang dipotong pada analisis spektrum frekuensi menjadi 4096. Hal ini dilakukan untuk membandingkan spektrum frekuensi pada $2^n = 1024$ dan $2^n = 4096$. Dari pengolahan yang dilakukan dapat diketahui bahwa nilai frekuensi dominan pada kedua spektrum frekuensi tersebut sama 5.28 Hz. Perbedaan spektrum frekuensi terlihat pada jumlah data yang terekam seperti pada gambar 4.5 dan gambar 4.6 . Gambar 4.5 menunjukkan spektrum frekuensi pada stasiun Citiis tanggal 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB dengan jumlah pemotongan data 1024. Sedangkan gambar 4.6 menunjukkan spektrum frekuensi pada stasiun Citiis tanggal 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB dengan jumlah pemotongan data 4096.



Gambar 4.6 Spektrum frekuensi aktivitas vulkanik Gunung Guntur pada 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB dengan pemotongan data 4096





Perbedaan spektrum frekuensi aktivitas vulkanik Gunung Guntur juga terlihat pada gambar 4.7 dan 4.8. Gambar 4.7 merupakan kejadian gempa tanggal 23 Maret 2013 pukul 00.36 WIB dengan pemotongan data 1024. Gambar 4.8 merupakan kejadian gempa tanggal 23 Maret 2013 pukul 00.36 WIB dengan pemotongan data 4096.

Nilai frekuensi dominan pada kedua spektrum frekuensi tanggal 23 Maret 2013 memiliki nilai frekuensi dominan yang sama yaitu 6.46 Hz. Hal ini menunjukkan bahwa jumlah pemotongan data tidak mempengaruhi nilai frekuensi dominan. Pemotongan data dengan interval sampling sebanyak 4096 memiliki spektrum frekuensi dengan puncak lebih banyak. Pada interval sampling 4096 memperlihatkan puncak-puncak yang tidak terlihat pada pemotongan dengan interval 1024.

Nilai frekuensi yang didapatkan dari penelitian ini berkisar antara 3.03-9.81Hz. Frekuensi ini sesuai dengan karakteristik gempa vulkanik yang memiliki nilai < 10 Hz. Namun ada beberapa nilai frekuensi yang berada diatas 10 Hz. Dimana nilai frekuensi ini juga dapat dipengaruhi oleh struktur batuan disekitar Gunung Guntur. Gunung Guntur merupakan gunungapi yang berada dalam kawasan sesar aktif Jawa Barat. Aktivitas Gunung Guntur dapat dipengaruhi adanya peristiwa tektonik yang ada disekitarnya.

4.2 Hasil Penentuan Hiposenter

Analisis data hiposenter menggunakan sotware GAD dan diperoleh nilai kedalaman dari masing-masing event sebagai berikut :

Tabel 4.2 Koordinat hiposenter gempa dalam UTM

Tanggal waktu aya		koordinat					
Tanggar	waktu even	Х	у	Z	error		
1 Januari	7:12	12013.83	-799.241	0.218	0.07		
1 Januari	18:55	11998.69	-791.873	5.108	0.178		
10 Januari	10:49	12007.69	-795.604	2.843	0.066		
31 Januari	2:36	12007.04	-795.115	0.461	0.107		
1 Februari	1:14	12005.63	-794.789	1.242	0.037		
1 Februari	3:02	12006.06	-794.56	2.328	0.092		
2 Februari	2:38	12005.88	-794.838	0.003	0.068		
2 Februari	3:22	12004.49	-793.736	0.671	0.083		
2 Februari	23:16	12005.31	-794.263	2.34	0.165		
2 Febuari	18:18	12003.09	-793.989	0.659	0.106		
4 Febuari	3:45	12004.17	-793.605	0.1	0.071		
14 Maret	10:00	12005.48	-787.493	3.06	0.103		
15 Maret	7:20	12005.77	-793.709	0.879	0.099		
18 Maret	6:51	12004.1	-794.437	0.331	0.063		
18 Maret	17:34	12008.39	-798.364	8.856	0.124		
19 Maret	7:57	12002.73	-792.462	2.924	0.094		
20 Maret	14:09	12002.62	-793.191	1.567	0.156		
20 Maret	14:35	12005.6	-792.875	4.525	0.192		
20 Maret	19:47	12009.83	-797.659	1.823	0.135		
21 Maret	5:12	12005.54	-795.518	5.536	0.061		
23 Maret	0:36	12000.28	-792.866	1.69	0.159		
24 Maret	2:30	12004.29	-793.626	1.762	0.086		

Tabel 4.2 di atas menunjukkan lokasi dari hiposenter gempagempa vulkanik dan tektonik Gunung Guntur. Dimana X merupakan koordinat hiposenter dalam sumbu X. Y merupakan koordinat hiposenter dalam sumbu Y. Serta Z merupakan kedalaman (depth). Nilai Z (depth) semuanya dikonversi ke dalam format negatif. Hal ini dimaksudkan karena sebagai acuan lokasi hiposenter berada bawah permukaan laut. Gambaran lokasi penyebaran hiposenter dibawah permukaan Gunung Guntur dapat dinyatakan dalam 3 penampang. Diantaranya yaitu penampang horizontal, penampang barat-timur dan penampang selatan-utara. Titik referensi yang digunakan adalah titik puncak gunung Guntur.

Dengan mengeplot koordinat sumbu x dan sumbu y maka diperoleh :



Gambar 4.9 Penyebaran episenter

Gambar 4.7 di atas merupakan penampang horizontal yang menunjukkan penyebaran episenter gempa vulkanik dan tektonik yang terjadi di Gunung Guntur pada Januari 2013-Maret 2013 beserta stasiun yang mengamati. Penampang horizontal diatas mengacu pada koordinat x yang merupakan proyeksi barat – timur dan sumbu y yang merupakan proyeksi Utara Selatan.

Penampang Barat-Timur dilakukan untuk mengetahui kedalaman hiposenter pada bentangan Barat ke Timur. Penampang Barat-Timur dilakukan dengan mengeplot sumbu x (koordinat longitude) dengan sumbu z (depth). Penampang Utara – Selatan dilakukan untuk mengetahui sebaran hiposenter pada arah Utara ke Selatan. Penyebaran hiposenter pada arah ini dilakukan dengan mengeplot koordinat sumbu y (latitude) dengan sumbu z (depth)

maka diperoleh lokasi beserta kedalaman hiposenter, yang mana ditunjukkan oleh penampang dibawah ini :



Į.

Gambar 4.10 Penyebaran hiposenter Gunung Guntur pada proyeksi Barat-Timur



Gambar 4.11 Penyebaran hiposenter Gunung Guntur pada proyeksi Selatan-Utara

Penyebaran episenter gempa vulkanik Gunung Guntur terletak disekitar tubuh Gunung Guntur itu sendiri. Penyebaran gempa vulkanik membentang dibagian barat Gunung Guntur. Berdasarkan penelitian sebelumnya (Hidayanti, 2011) Penyebaran episenter Gunung Guntur banyak berpusat pada kawah Gunung Guntur itu sendiri. Namun terdapat gempa tektonik di sekitar kompleks Gunung Guntur.

Sejarah erupsi Gunung Guntur pada tahun 1847 menunjukkan lamanya waktu istirahat Gunung Guntur. Sehingga peningkatan status yang terjadi pada Gunung Guntur menjadi salah satu topik penelitian yang cukup menarik. Kenaikan aktivitas Gunung Guntur pada awal tahun 2013 ditandai dengan meningkatnya aktivitas kegempaan di sekitar tubuh Gunung Guntur. Aktivitas yang terjadi di Gunung Guntur terdiri dari gempa vulkanik dan gempa tektonik. Mengingat Gunung Guntur terletak pada satu kawasan yang memiliki sesar-sesar aktif menyebabkan peritiwa tektonik tidak dapat diabaikan. Salah satu contoh sesar aktif normal ditunjukkan pada kaldera Gandapura ke Gunung Masigit. Terdapat sesar geser dan sesar normal lainnya disebelah barat sepanjang kamojang hingga kaldera Derajat (Basuki,2010). Menurut Sadikin (dalam Meriyani,2011) kemungkinan aktivitas seismik Gunung Guntur tidak hanya dikontrol oleh aktivitas magma dari gunungapi itu sendiri, tetapi juga aktivitas tektonik yang ada disekitarnya. Walter (dalam Meriyani, 2011) menjelaskan bahwa aktivitas sesar yang aktif dapat mempengaruhi sistem magma di gunungapi dan mengubah aktivitas letusan. Disamping itu, aktivitas magma juga dapat mengubah tekanan di sesar aktif sehingga memicu terjadinya gempa tektonik.

Prediksi erupsi Gunung Guntur merupakan salah satu hal yang cukup sulit dilakukan. Hal ini disebabkan karena Gunung Guntur merupakan suatu kawasan pegunungan yang terdiri dari kerucut-kerucut aktif. Sehingga prediksi letusan akan terjadi dimana merupakan salah satu hal yang membingungkan mengingat lokasi erupsi gunung Guntur yang selalu berpindah. Erupsi terbesar gunung Guntur terjadi pada 24 Mei 1840 jam 02.30 WIB. Magma mengalir dan berakhir di Cipanas yang jaraknya 3 km arah tenggara kawah (Sutawidjaja,1998).

Gempa yang terjadi di Gunung Guntur terdiri dari gempa vulkanik dan gempa tektonik. Tingginya frekuensi gempa tektonik berpengaruh terhadap aktivitas kegempaan yang ada di Gunung Guntur. Berkaitan dengan kedalaman gempa, tidak terlihat perbedaan ataupun perubahan yang signifikan dalam periode Januari hingga Maret 2013. Kedalaman hiposenter gempa vulkanik tergolong relatif sama yaitu berkisar antara 0.3 km sampai8 km. Hal ini sesuai dengan karakteristik dari gempa vulkanik yang memiliki kedalaman hingga 5km dari kawah. Penelitian sebelumnya menjelaskan bahwa sebaran hiposenter sebagian besar berpusat pada kawah, selain itu hiposenter juga berpusat pada kaldera Gandapura dan kaldera Kamojang dengan kedalaman kurang dari 5km dibawah permukaan air laut (Iguchi, 1996; Suantika, 1997; Sadikin,2008). Kedalaman gempa tektonik antara 8 km hingga 92 km dengan pola sebaran yang tidak merata. Yaitu arah barat laut, timur laut, barat, dan barat daya. Gempa tektonik yang terjadi di Gunung Guntur merupakan Gempa tektonik lokal dan gempa tektonik Jauh. Gempa tektonik lokal dipengaruhi oleh sesar kecil yang aktif disekitar Gunung Guntur. Gempa tektonik jauh dapat terjadi karena aktivitas pada litosfer.

Kompleks Gunungapi Guntur memiliki 4 pembagian daerah. Wilayah barat Gunung Guntur merupakan daerah *Geothermal* Kamojang, gempabumi di daerah ini dipicu oleh adanya aktivitas hidrotermal yang berada di daerah Kamojang. Daerah Malabar, atau bagian timur Gunung Guntur, aktivitas gempa di daerah disebabkan oleh aktivitas sesar. Daerah ketiga berada di wilayah *Geothermal* Drajat. Aktivitas gempa bumi yang terjadi dipengaruhi oleh sesarsesar aktif disekitarnya, antara lain sesar Ciakut, sesar Kendang dan sesar Gagak. Daerah keempat merupakan daerah distribusi Gunung Papandayan. Yang mengikuti pola sesar Ciakut yang memanjang dari NW – SE (Meriyani,2011). Pada penelitian ini didapatkan sebaran hiposenter pada wilayah barat. Yang merupakan daerah *Geothermal* Kamojang. Tingginya aktivitas seismik didaerah ini dipicu oleh adanya aktivitas hidrotermal disekitarnya.

Halaman ini sengaja dikosongkan

BAB V PENUTUP

5.1. Kesimpulan

Seismisitas kegempaan pada Gunung Guntur pada periode Januari hingga Maret 2013 terdapat gempa-gempa vulkanik dalam (VA), vulkanik dangkal (VB), tektonik lokal (TL), tektonik jauh (TJ). Pada umumnya aktivitas Gunung Guntur dipicu oleh adanya aktivitas tektonik. Adapun kesumpulan dari analisis Gunung Guntur adalah sebagai berikut:

- 1. Nilai frekuensi dominan berkisar antara 3.03 Hz hingga 9.81Hz. Nilai frekuensi dominan ini berkaitan dengan adanya sesar sesar kecil yang aktif di sekitar Gunung Guntur.
- Sebaran hiposenter gempa vulkanik berkisar antara 0.3 5 km di arah barat Kompleks Gunungapi Guntur. Dan hiposenter gempa tektonik antara 8 km – 92 km dengan pola sebaran yang tidak merata.

5.2. Saran

Saran yang diajukan untuk mendapatkan informasi lebih rinci akurat terhadap pemantauan aktivitas Gunung Guntur adalah sebagai berikut :

- 1. Dalam penjalarannya, gelombang seismik dalam penelitian ini diasumsikan homogen isotropis. Oleh karena itu ada kalanya jika penjalarannya dianggap anisotropis, sehingga hasil yang diperoleh semakin akurat.
- 2. Penelitian lebih lanjut mengenai karakteristik gempa Guntur seperti mekanisme sumber.

RSITAS BRAWIU

Halaman ini sengaja dikosongkan

DAFTAR PUSTAKA

- Andryana, Kartika.2009. Penentuan Faktor Kualitas (Q) Medium Gunung Kelud Dengan Metode Rasio Amplitude.Tugas Akhir. Universitas Brawijaya Malang.
- Basuki, A. 2010. Hubungan Antara Aktivitas Vulkanik G.Guntur dengan Aktivitas Tektonik Daerah Sekitarnya, Laporan Penelitian. Pusat Vulkanologi dan Mitigasi Bencana Geologi. Bandung.
- Dana, Isya Nurramat. 2009. *Panduan Gunungapi Guntur Jawa Barat*.Laporan Penelitian. Pusat Vulkanologi dan Mitigasi Bencana Geologi. Bandung.
- Faniza, Delfi Intan. 2013. Karateristik Gempa Vulkanik Gunung Ijen Jawa Timur Tahun 2012 Berdasarkan Analisa Bentuk Gelombang (Wavefrom). Skripsi.Universitas Brawijaya Malang.
- Hadisantono,Rudy.D.,AbdurrahmanE.K.,Martono.A., M.Surmayadi., M.S.Santoso. 2003. *Peta Mitigasi Gunung Guntur Jawa Barat.* Direktorat Vulkanologi dan Mitigasi Bencana Geologi. Bandung.
- Hidayati,S. 2010. Mekanisme Fokus dan Parameter Sumber Gempa Vulkano-Tektonik di Gunung Guntur Jawa Barat.- Jurnal geologi Indonesia. Badan Geologi . Bandung.
- Kartijoso.1991.*Berita Berkala Vulkanologi G.Guntur*.Direktorat Vulkanologi. Bandung.
- Kristianto.2006. Aktivitas Vulkanik G.Guntur Juni 2001. Laporan Penelitian. Direkorat Vulkanologi dan Mitigasi Bencana Geologi. Bandung.
- Lilie, Robert J. 1999. *Whole Earth Geophysics*. Prentice Hall, New Jersey.
- Meriyani.2011. Analisis Aktivitas Tektonik Hunung Guntur Berdasarkan Data Rekaman Seismik Gempa. Tugas Akhir. Universitas Pendidikan Indonesia.
- Mulyo, Agung. 2004. *Pengantar Ilmu Kebumian*. Pustaka Setia, Bandung.
- Perwita, C.A. 2011. Analisis Sinyal Seismik Gempa Letusan Gunung Semeru Jawa Timur Tahun 2009. Tugas Akhir, Universitas Brawijaya, Malang.

- Sadikin, N., M.Iguchi., G.Suantika., dan M.Hendrasto. 2007. Seismic Activity of volcanotectonic earthquake at Guntur Volcano, West Java, Indonesia during period 1991 to 2005. Indonesian Jurnal of Physics.
- Saphiee, Benyamin, Noer Aziz Magetsari, Agus Handoyo Harsolumakso, Chalid Idham Abdullah.2011.*Geologi Fisik*. Penerbit ITB. Bandung.
- Siswowidjoyo, S.S., 1981. Metoda Pengamatan, Analisis Gempa dan Hubungannya dengan Tingkat Kegiatan Gunungapi. Sub Direktorat Pengamatan Gunungapi Direktorat Vulkanologi. Bandung
- Sitorus, Kastiman. 1991. Laporan Pengamatan dan Penyelidikan Seismik G.Guntur Kabupaten Garut Jawa Barat. Direktorat Vulkanologi. Bandung.
- Suantika, Gede., M.Iguchi, I.S.Sutawidjaya, K.Yamamoto. 1998. Characteristics of Volcanic Earthquake around Guntur Volcano West Java Indonesia. Jurnal Geologi. Proceeding of Symposium on Japan Indonesia IDNDR Project-Vulcanology, Tectonics Flood and Sediment Hazard. Bandung.
- Sutawidjaya, Igan S., G.Suantika, O.K.Suganda, M.Hendrasto, K.Ishihara, M.Iguchi, T.Eto. 1998. Observation System at Guntur Volcano, West Java. Jurnal Geologi.Proceeding of Symposium on Japan Indonesia IDNDR Project-Vulcanology, Tectonics Flood and Sediment Hazard. Bandung.
- Wellayaturromadhona.2013.Analisis Fisis Aktivitas Gunung Talang Sumatera Barat Berdasarkan Karakteristik Spektral dan Estimasi Hiposenter gempa Vulkanik. Tugas Akhir. Universitas Brawijaya Malang.

LAMPIRAN A

Hasil Pengolahan GAD

Arrival dan Result Gempa Vulkanik A

📄 Arrival januari vulkanik a - Notepad 📃 💷 💻 🌉	🗻 arrival febuari vulkanik A - Notepad 🛛 📼 💷
File Edit Format View Help	File Edit Format View Help
1301310236,CT5,26.430,+,I,27.750,I 1301310236,MSG,26.180,+,I,27.630,I 1301310236,KBY,26.430,+,I,27.460,I 1301310236,SDN,26.580,+,I,27.630,I	1301310236,CTS,26.430,+,I,27.750,I 1301310236,MSG,26.180,+,I,27.630,I 1301310236,KSY,26.430,+,I,27.460,I 1301310236,SDN,26.580,+,I,27.630,I
1302040354,CTS,46.040,-,I,47.580,I 1302040354,MSG,46.070,-,I,47.570,I 1302040354,KBY,45.970,-,I,47.720,I 1302040354,SDN,46.070,+,I,47.480,I	1301101049,CT5,46.040,-,I,47.580,I 1301101049,MSG,46.070,-,I,47.570,I 1301101049,KBY,45.970,-,I,47.720,I 1301101049,KDN,46.070,+,I,47.480,I
9999999999	9999999999
ianuari vulkanik A - Notepad	
File Edit Format View Help	febuan vulkanik a - Notepad
nst : 4	Hile Edit Format View Help
Station List CTS -1.436 2.082 -1.515 MSG -1.013 2.083 -2.025 KBY -1.581 459 -1.970 SDN -2.416 .092 -1.533 7Layer: 2 .000 .000 vp : 2.800 3.900 vs : 1.556 2.167	Station List A Station List 2.082 -1.515 MSG -1.013 2.083 -2.025 KBY -1.581 459 -1.970 SDN -2.416 .092 -1.533 nzLayer: 2 .000 .002 Vp : 2.800 3.900 vs : 1.556 2.167
Hypotenter Date 13 1 31 Time 2:36 Focal Element Probable Error X 2.022 .314 Y 276 .322 Z 461 .583 T 24.885 .126 Travel time residual rms= .107sec.	Date 13 2 Time 18:18 Focal Element Probable Error X -1.933 .892 Y .850 .493 Z .659 .445 T 57.050 .136 Travel time residual rms= .106sec.
ST P S Cal (Obs-cal) CTS 26.430 26.426 .004 MSG 26.180 26.367 187 KBY 26.430 26.305 .125 SDN 26.580 26.521 .059 CTS 27.750 27.659 .091 MSG 27.460 27.439 .021 SDN 27.460 27.439 .021	ST P S Cal (Obs- Cal) CTS 57.980 57.879 .101 MSG 57.960 58.075 .115 KBY 58.030 57.940 .090 SDN 57.760 58.700 57.823 .063 CTS 58.700 58.541 .159 MSG 58.670 58.651 .099 SDN 58.380 58.441 061
Date 13 1 10 Time 10:49 Focal Element Probable Error X 2.666 1.228 Y765 .738 Z 2.843 1.329 T 44.097 .085	Date 13 2 4 Time 3:54 Focal Element Probable Error X854 .258 Y 1.243 .154 Z .100 .207 T 27.319 .081 Travel time residual rms= .071sec.
Travel time residual rms= .066sec.	ST P S Cal (Obs-
$\begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	CTS 28.030 27.989 .041 MSG 28.190 28.126 .064 KBY 28.060 28.139 .079 SDN 28.270 28.201 .069 CTS 28.440 28.524 .084 MSG 28.870 28.771 .099 KBY 28.870 28.771 .095 SDN 29.030 28.906 .124

ARRIVAL MARET VULKANIK A - Notepad	1303210512,CT5,57.270,-,1,59.060,I
File Edit Format View Help	1303210512, MSG, 57, 520, -, I, 59, 420, I 1303210512, KBY, 57, 450, -, I, 59, 030, T
1303180651,CT5,47.670,+,I,48.290,I 1303180651,MSG,47.670,-,I,48.230,I	1303210512,SDN,57.290,+,1,59.100,1
1303180651,KBY,47.510,-,I,48.080,I	1303230036,CT5,10.410,+,I,11.190,I
1303180651,SDN,47.510,+,I,48.040,I	1303230036,M5G,10.570,+,I,12.370,I
1303201409,CTS,56.930,+,I,57.170,I	1303230036,КВУ,10.690,+,I,11.650,I
1303201409,M5G,56.930,+,I,57.240,I	1303230036,SDN,10.340,-,I,11.460,I
1303201409,KBY,57.330,+,I,57.420,I	1303240230,CTS,10.610,+,I,11.620,I
1303201409,SDN,56.930,+,I,57.270,I	1303240230,MSG,10.750,+,I,11.530,I
1303210512,CT5,57.270,-,I,59.060,I	1303240230,KBY,10.850,+,I,11.800,I
1303210512,M5G,57.520,-,I,59.420,I	1303240230,SDN,10.660,-,I,11.600,I
1303210512,KBY,57.450,-,I,59.030,I 1303210512,SDN,57.290,+,I,59.100,I	9999999999

And the second se	🕼 maret vulkari K.A tvotepää
File Edit Format View Help	File Edit Format View Help
nst : 4 station List CTS - 1.436 2.082 -1.515 MSG -1.013 2.083 -2.025 KBV -1.581 4.59 -1.970 SDM -2.416 .092 -1.533 nZLayer: 2 ZLayer : .000	Date 13 3 21 Time 5:12 Focal Element Probable Error X .521 1.288 Y679 .801 Z 5:536 .604 T 55.170 .788 Travel time residual rms= .061sec.
Vp : 2.800 3.900 Vs : 1.556 2.167 Hypocenter Date 13 3 18 Time 6:51 Focal Element Probable Error x925251	ST P S Cal (0bs-Cal) CTS 57.270 57.480 070 MSG 57.520 57.480 .032 KEV 57.450 57.307 017 SDM 57.290 57.307 017 CTS 57.290 57.207 017 CTS 59.060 59.076 016
Y402164 Z331209 T 46.851080 Travel time residual rms= .063sec.	KBY 59.100 59.016 .084
ST P S Cal (0bs-Cal) CTS 47.670 47.608 .062 MSG 47.670 47.704 .034 KBY 47.510 47.482 .028 SDN 47.510 47.482 .028 SDN 47.510 47.544 .034 KTS 48.290 48.212 .078 MSG 48.230 48.386 156	Date 13 3.23 Time 0:36 Focal Element Probable Error x -4.742 3.326 Y 1.973 1.577 z 1.601 3.544 T 9.047 .202 Travel time residual rms= .159sec.
KEY 48.080 47.987 .093 SDW 48.040 48.098 058 Date 13 20 Time 14:9 Focal Element Probable Error x -2.397 -450 Y 1.648 -287 z -1.567 -654 T 56,470 -147 Travel time residual rms- -156sec.	ST P S Cal (Obs-cal) CTS 10.410 10.415 005 MSG 10.570 10.651 081 KBY 10.690 10.589 .101 SDN 10.340 10.356 016 CTS 11.190 11.509 319 MSG 12.370 11.924 .436 KBY 11.650 11.421 171 SDN 11.460 11.403 .057
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	Date 13 3 24 Time 2:30 Focal Element Probable Error X729902 Y 1.213536 Z 1.762416 T 9.558110 Travel time residual rms= .080sec. ST P S Cal (Obs-Cal) CTS 10.610004
Date 13 3 21 Time 5:12 Focal Element Probable Error X .521 1.288 Y679 .801 Z 5.536 .604	MS6 10,750 10,765 016 KEV 10,850 10.765 .085 SDN 10,660 10.726 066 CTS 11.620 11.444 .176 MS6 11.530 11.732 202 KEV 11.800 11.729 .071 SDN 11.600 11.659 059

Arrival dan Result Gempa Vulkanik B

	-					
🔄 arrival februari VB - Notepad						
File Edit Format View Help						
L302010114,CTS,11.040,+,I,12.130, 1302010114,MSG,11.160,+,I,12.240, 1302010114,KBY,11.110,-,I,12.080, 1302010114,SDN,11.170,+,I,12.060,	I I I I					
1302020238,CT5,20.320,-,I,21.470, 1302020238,MSG,20.460,+,I,21.230, 1302020238,KBY,20.350,-,I,21.200, 1302020238,SDN,20.390,+,I,21.390,	I I I I					
1302020322,CT5,23.300,+,I,24.100, 1302020322,MSG,23.440,+,I,23.980, 1302020322,KBY,23.440,-,I,24.330, 1302020322,SDN,23.420,-,I,24.140,	I I I I					
00000000						

feb vb -	Notepad					1.2		2,22	
File Edit	Format	View Help	, ,		Date	13 2 2	11me	3:22 abable F	nnon
nst .	: 4				<u>با</u>	522	ent Pi	608	
Station	List	2 082	1 515		0	1 102		228	
MSG	-1.013	2.083	-2.025		-	671		. 330	
KBY	-1.581	.459	-1.970		4	.0/1		.455	
SDN	-2.416	.092	-1.533		Tanual	22.438	addual a	.100	
zLaver	· 4	000			Traver	cime re	STOUAT P	ms= .083	sec.
vp	2.8	3.9	00		CT	D	-	c-1	(obs c=1)
VS	: 1.5	56 2.1	.67		51	22 200	5	Cal	(ODS-Cal)
Hypocen	rer				CIS	23.300		23.290	.010
Date	13 2 1	Time	1:14		MSG	23.440		23.423	.017
FO	cal Elem	ient Pr	obable E	rror	KBY	23.440		23.422	.018
×	. 60/		. 36/		SDN	23.420		23.449	029
z	1.242		.370		CTS		24.100	23.955	.145
Т,	9.859		.047		MSG		23.980	24.194	214
Travel	time re	sidual r	ms= .037	sec.	KBY		24.330	24.193	.137
ST	P	s	cal	(obs-cal)	SDN		24.140	24.241	101
CTS	11.040		11.085	045					
MSG	11.160		11.179	019	L				
SDN	11.170		11.120	.050	Date	13 2 2	Time	23:16	
CTS		12.130	12.065	.065	FO	cal Elem	ent Pr	obable E	rror
MSG		12.240	12.235	.005	X	.289		2.114	
SDN		12.060	12.085	068	Y	. 576		1.228	
					Z	2.340		1.326	
		- March	2.20		Т	33.059		. 211	
Date	cal Elon	iont Pr	obable E	rror	Travel	time re	sidual r	ms= .165	sec.
x	.858	icine ri	.070						
Y	.001		.071		ST	P	S	Cal	(obs-cal)
Z	19 194		.0/5		CTS	34.350		34.380	030
Travel	time re	sidual r	ms= .068	sec.	MSG	34,820		34.509	. 311
12.000					KBY	34,270		34.477	207
ST	20 320	S	20 365	(Obs-Cal)	SDN	34, 380		34.457	077
MSG	20.460		20.415	.045	CTS	5.1.500	35, 320	35.437	117
KBY	20.350		20.320	.030	MSG		35 500	35 669	- 169
SDN	20.390	21 470	20.415	025	KBY		35 700	35 611	080
MSG		21.230	21.301	161	SDN		35 780	25 575	205
KBY		21.200	21.220	020	JUN		55.700	53.36	.203
SDN		21.390	21.391	001					
					-				

5.4 G (11) AC

📄 arrival maret vulkanik b - Notepad	1303201435,CTS,56.520,+,1,57.970,I
File Edit Format View Help	1303201435,MSG,56.720,+,I,58.040,I
1303150720,CTS,37.610,-,I,38.740,I 1303150720,MSG,37.720,+,I,38.600,I 1303150720,KBY,37.860,+,I,38.880,I 1303150720,SDN,38.000,+,I,38.710,I	1303201435,KBY,56.420,+,I,58.710,I 1303201435,SDN,56.880,+,I,57.980,I
1303181734,CT5,44.700,-,I,47.810,I 1303181734,MSG,45.040,+,I,47.510,I 1303181734,KBY,44.900,+,I,47.570,I 1303181734,KBY,44.640,-,I,47.430,I	1303201947,CT5,32.820,+,I,35.090,I 1303201947,MSG,32.720,+,I,34.710,I 1303201947,KBY,32.940,-,I,34.640,I
1303190757,CTS,30.290,+,I,31.350,I 1303190757,MSG,30.470,-,I,31.390,I 1303190757,KBY,30.460,+I,31.850,I 1303190757,SDN,30.240,-,I,31.550,I	1303201947,5DN,32.720,-,1,34.630,1 99999999999

maret vulkanik B - Notepad	maret vulkanik B - Notepad
File Edit Format View Help	File Edit Format View Help
nst : 4 Station List CTS -1.436 2.082 -1.515 MSG -1.013 2.083 -2.025 KBY -1.581 .459 -1.970 SDN -2.416 .092 -1.533	Date 13 3 19 Time 7:57 Focal Element Probable Error X -2.294 .383 Y 2.377 .326 Z 2.924 .278 T 28.898 .092 Travel time residual rms= .094sec.
n2Layer: 2 zlayer: .000 Vp : 2.800 3.900 Vs : 1.556 2.167 Hypocenter Date 13 3 15 Time 7:20 Focal Element Probable Error X .749 .867 Y 1.130 .493 z .879 .873 T 36.619 .126 Travel time residual rms= .099sec.	ST P S Cal (Obs-Cal) CTS 30.290 30.215 .075 MSG 30.470 30.421 .049 KBY 30.460 30.470 010 SDN 30.240 30.352 112 CTS 31.350 31.268 .082 MSG 31.350 31.638 248 KBY 31.850 31.727 .123 SDN 31.550 31.514 .036 Date 13 20 Time 14:35 Focal Element Probable Error 572
ST P S Cal (obs-cal) CTS 37.610 37.686 076 MSG 37.720 37.764 044 KBY 37.860 37.828 .032 SDN 38.000 37.904 .096 CTS 38.740 38.540 .200 MSG 38.601 38.681 081 KBY 38.880 38.794 .086 SDN 38.710 38.932 222	X .576 4.109 Y 1.964 2.280 Z 4.525 1.457 T 54.708 .246 Travel time residual rms= .192sec. ST P S Cal (Obs-Cal) CTS 56.520 56.500 .020 MSG 56.720 56.645 .075 KBY 56.420 56.716296 SDN 56.880 56.678 .202 CTS 57.970 57.933 .037 MSG 58.040 58.195155 KBY 58.710 58.321 .389
Focal Element Probable Error X 3.365 4.583 Y -3.525 2.977 Z 8.856 3.188 T 11.368 .159 Travel time residual rms= .124sec. 5T P ST 44.700 44.809 -109 MSG 45.040 44.934 .106 KBY 44.900 44.807 .093 SDN 44.640 44.730 090 CTS 47.810 47.560 .250 MSG 47.510 47.785 .275 KBY 47.570 47.558 .012 SDN 47.430 47.419 .011	SDN 57.980 58.254 274 Date 13 20 Time 19:47 Focal Element Probable Error 4.812 .608 Y -2.820 .666 Z 1.823 .786 T30.336 .152 Travel time residual rms= .135sec. ST P S Cal (obs-cal) CTS 22.820 32.844 .006 MSG 32.720 32.845 .193 SDN 32.720 32.782 .062 CTS 35.090 34.796 .294 MSG 34.710 34.889 .179 KBY 34.640 34.675 .035 SDN 34.630 34.738 108
Arrival dan Result Gempa Tektonik

👕 Arrival tektonik januari - Notepad 💶 💷 💻						
File	Edit	Format	View	Help		
1301 1301 1301 1301	L0107 L0107 L0107 L0107	12,CTS 12,MSG 12,KBY 12,SDN	46.84	40,+,I,49.560,I 20,+,I,49.460,I 50,+,I,49.590,I 00,+,I,49.530,I		
1301 1301 1301 1301	L0118 L0118 L0118 L0118	55,CTS 55,MSG 55,KBY 55,SDN	54.71 54.81 54.62 54.89	80,-,I,56.340,I 80,+,I,57.070,I 20,+,I,57.190,I 90,+,I,56.280,I		
1303 1303 1303 1303	31410 31410 31410 31410 31410	00,CT5 00,MSG 00,KBY 00,SDN	43.43	20,+,I,44.680,I 10,-,I,45.340,I 90,+,I,45.620,I 90,-,I,45.950,I		

🔄 januari tektonik - Notepad	Date 13 1 1 Time 18:55
File Edit Format View Help	Focal Element Probable Error X -6.333 10.004
nst : 4 Station List CTS -1.436 2.082 -1.515 MSG -1.013 2.083 -2.025	Y 2.966 4.783 Z 5.108 7.838 T 52.382 .229 Travel time residual rms= .178sec.
KBY -1.581 .459 -1.970 SDN -2.416 .092 -1.533 nZLayer: 2 zLayer: .000	ST P S Cal (Obs-Cal) CTS 54.780 54.686 .094 MSG 54.880 54.916 036 KBY 54.620 54.895 275
Vp : 2.800 3.900 Vs : 1.556 2.167	SDN 54.890 54.673 .217 CTS 56.340 56.528 188 MSG 57.070 56.942 .128 KBY 57.190 56.905 .285
Hypocenter Date 13 1 1 Time 7:12 Focal Element Probable Error	SDN 56.280 56.504224
X 8.808 .218 Y -4.402 .265 Z .218 .295 T 43.272 .067 Travel time residual rms= .070sec.	Date 13 3 14 Time 10: 0 Focal Element Probable Error X .455 2.383 Y 7.346 1.633 Z 3.060 1.359 T 41.192 .131
ST P S Cal (Obs-Cal)	Travel time residual rms= .103sec.
CTS 46.840 46.758 .082 MSG 46.820 46.794 .026 KBY 46.650 46.704 054 SDN 46.700 46.754 054 CTS 49.560 49.545 .015 MSG 49.460 49.610 150	ST P S Cal (obs-cal) CTS 43.220 43.254 034 MSG 43.410 43.375 .035 KBY 43.690 43.730 040 SDN 43.790 43.752 .038 CTS 44.680 44.904 224 MSG 43.012 .218
KBY 49.590 49.447 .143 SDN 49.530 49.538008	KBY 45.620 45.760140 SDN 45.950 45.800 .150

arrival feb tekto - Notepad File Edit File Edit File Edit Format View Help 1302010302,CTS,14.180,+,I,15.050 1302010302,MSG,14.250,-,I,15.410 1302010302,KBY,14.060,+,I,15.400 1302010302,SDN,14.060,+,I,15.520 99999999999	arrival maret tekto - Notepad File Edit Format View Help 1303131954, CTS, 19, 520, -, I, 39, 430, I 1303131954, KBS, 19, 710, +, I, 39, 790, I 1303131954, KBS, 19, 710, +, I, 39, 750, I 1303131954, KBY, 19, 730, +, I, 39, 750, I 1303131954, SDN, 19, 520, +, I, 39, 370, I 1303131954, SDN, 19, 520, +, I, 39, 370, I 1303132000, CTS, 07, 640, -, I, 29, 740, I 1303132000, KBY, 07, 880, +, I, 29, 750, I 1303132000, SDN, 07, 630, +, I, 29, 950, I 9999999999
Lektonik feb - Notepad - C File Edit Format View Help -	Itektonik maret - Notepad File Edit Format View Help =mst : 4 Station List 6 CTS - 1:013 2:083 -2:025 KBY 7:1581 :4 Station List 6 Station List 6 OTS - 1:013 2:083 -2:025 KBY 7:1581 :4 Station List 6 OTS - 1:013 2:083 -2:025 KBY 7:1581 :4 Station List 6 OTS - 1:013 2:083 -2:025 KBY 7:1581 :4 Station List 6 OTS - 1:013 2:083 -2:025 Not 2:16 :092 -1:533 Diage 1:3 :1556 2:167 Hypocenter Date 1:3 :13 :Time 19:54 Focal Element Probable Error X :2:511 :349 T : 2:05 :10:37 :00 Travel time residual rms= :015sec. ST : P : 52:0 :19:527 :0:007 MSG :3:700 :39:743 :006 SSN :19:520 :39:740 :39:744 :006 KBY :3:937 :1:37 T :3:939 :1:15 Travel time residual rms= :091sec. ST : P : 5 :01 :1:00 Stor 3:1:15 :01:00 :01:01 Focal Element Probable Error X :40:337 :1:1:37

LAMPIRAN B Koordinat Hiposenter

Gempa Vulkanik A

	_ 5ľ	ras	BR		
Tanggal	waktu event	koordinat			
		x	у	Z	error
10 Januari	10:49	2.666	-0.765	2.843	0.066
31 Januari	2:36	2.022	-0.276	0.461	0.107
2 Febuari	18:18	-1.933	0.85	0.659	0.106
4 Febuari	3:45	-0.854	1.234	0.1	0.071
18 Maret	6:51	-0.925	0.402	0.331	0.063
20 Maret	14:09	-2.397	1.648	1.567	0.156
21 Maret	5:12	0.521	-0.679	5.536	0.061
23 Maret	0:36	-4.742	1.973	1.69	0.159
24 Maret	2:30	-0.729	1.213	1.762	0.086

Ĭ

onggol	waktu event	koordinat			
anggai		X	у	z	error
15 Maret	7:20	0.749	1.13	0.879	0.099
18 Maret	17:34	3.365	-3.525	8.856	0.124
19 Maret	7:57	-2.294	2.377	2.924	0.094
20 Maret	14.35	0.576	1.964	4.525	0.192
20 Maret	19:47	4.812	-2.82	1.823	0.135
1 Februari	1:14	0.607	0.05	1.242	0.037
2 Februari	2:38	0.858	0.001	0.003	0.068
2 Februari	3:22	-0.532	1.103	0.671	0.083
2 Februari	23:16	0.289	0.576	2.34	0.165

VL V

Koordinat Hiposenter gempa Vulkanik B

Koordinat Hiposenter gempa tektonik

tanggal	welte event	koordinat				
tanggai	waktu event	Х	у	Z	error	
1 Januari	7:12	8.808	-4.402	0.218	0.07	
1 Januari	18:55	-6.333	2.966	5.108	0.178	
14 Maret	10:00	0.455	7.346	3.06	0.103	
1 Februari	3:02	1.043	0.279	2.328	0.092	

LAMPIRAN C

Hasil Global Mapper8

Bentangan sebaran Hiposenter dan Topografi Ketinggian Barat -Timur



Bentanngan sebaran Hiposenter dan Topografi Ketinggian Utara -Selatan





Gambar L 4.1 Event tanggal 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB di stasiun Citiis



Gambar L 4.2 Event tanggal 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB di stasiun Masigit



Gambar L 4.3 Event tanggal 5 Maret 2013 pukul 16.21 WIB di stasiun Sodong





TAS BRA



Gambar L 4.6 Event tanggal 23 Maret 2013 pukul 00.36 WIB di stasiun Sodong





Gambar L 4.8 Event tanggal 4 Januari 2013 pukul 08.32 WIB di stasiun Citiis



Gambar L 4.9 Event tanggal 4 Januari 2013 pukul 08.32 WIB di stasiun Masigit



Gambar L 4.10 Event tanggal 4 Januari 2013 pukul 08.32 WIB di stasiun Kabuyutan



Gambar L 4.11 Event tanggal 4 Januari 2013 pukul 08.32 WIB di stasiun Sodong



Gambar L 4.12 Event tanggal 1 Febuari 2013 pukul 05.29 WIB di stasiun Citiis



Gambar L 4.13 Event tanggal 1 Febuari 2013 pukul 05.29 WIB di stasiun Sodong



Gambar L 4.14 Event tanggal 1 Febuari 2013 pukul 05.29 WIB di stasiun Masigit



Gambar L 4.15 Event tanggal 1 Febuari 2013 pukul 05.29 WIB di stasiun Kabuyutan



Gambar L 4.16 Event tanggal 3 Febuari 2013 pukul 19.19 WIB di stasiun Citiis



<mark>76</mark>

ATAS BR



Gambar L 4.18 Event tanggal 3 Febuari 2013 pukul 19.19 WIB di stasiun Sodong



Gambar L 4.19 Event tanggal 3 Febuari 2013 pukul 19.19 WIB di stasiun Kabuyutan